

# **ÉCOLE DOCTORALE ÉNERGIE, MATÉRIAUX, SCIENCES DE LA TERRE ET DE L'UNIVERS**

Laboratoire de Physique et Chimie de l'Environnement et de l'Espace

# THÈSE présentée par : Benoît D'ANGELO

soutenue le : [XX mois en lettres 2015]

pour obtenir le grade de : **Docteur de l'université d'Orléans**

## **Discipline : Sciences de la Terre et de l'Univers**

# [Titre de la thèse]

## [Sous titre éventuel]

## THÈSE dirigée par :

**Christophe GUIMBAUD** Co-directeur de recherche, LPC2E, Orléans  
**Fatima LAGGOUN** Co-directeur de recherche, ISTO, Orléans

## RAPPORTEURS :

**Prénom Nom** Titre, établissement  
**Prénom Nom** Titre, établissement

JURY:



# Table des matières

<b>Table des matières</b>	iii
<b>Liste des figures</b>	vi
<b>Liste des tableaux</b>	vii
<b>Remerciements</b>	ix
<b>Introduction</b>	1
<b>1 Synthèse Bibliographique</b>	7
1.1 Les tourbières et le cycle du carbone . . . . .	8
1.1.1 Zones humides et tourbières : définitions et terminologies . . . . .	8
1.1.2 Tourbières et fonctions environnementales . . . . .	12
1.1.3 Les tourbières et les changements globaux . . . . .	14
1.2 Flux de gaz à effet de serre et facteurs contrôlants . . . . .	17
1.2.1 Les flux entre l'atmosphère et les tourbières . . . . .	17
1.2.2 Les facteurs majeurs contrôlant les flux . . . . .	19
1.2.3 Bilans de carbone . . . . .	23
<b>2 Sites d'études et méthodologies employées</b>	25
2.1 Présentation de la tourbière de La Guette . . . . .	26
2.2 Autres sites du service national d'observation . . . . .	31
2.3 Mesures de flux . . . . .	32
2.3.1 Présentation des méthodologies possibles . . . . .	32
2.3.2 Les mesures de CO <sub>2</sub> . . . . .	33
2.3.3 Les mesures de CH <sub>4</sub> . . . . .	35
2.3.4 Le calcul des flux . . . . .	36
2.4 Facteurs contrôlants . . . . .	37
2.4.1 acquisitions automatisées . . . . .	37
<b>3 Bilan de C de la tourbière de La Guette</b>	39
3.1 Introduction . . . . .	40
3.2 Procédure expérimentale et analytique . . . . .	40
3.2.1 Méthodes de mesure . . . . .	40
3.2.2 Modélisation du bilan de C . . . . .	42
3.3 Résultats . . . . .	46
3.3.1 Évolution générale des flux et facteurs contrôlants sur la tourbière de La Guette . . . . .	46
3.3.2 Sélection des modèles . . . . .	52
3.3.3 Le bilan de carbone de la tourbière de La Guette à l'échelle de l'écosystème . . . . .	59

3.3.4	Variabilité spatiale du bilan . . . . .	66
3.4	Discussion . . . . .	68
3.4.1	Estimations des flux . . . . .	68
3.4.2	Estimations des bilans . . . . .	71
3.4.3	Sensibilité et limitations du bilan . . . . .	71
3.4.4	Représentativité locale du modèle . . . . .	72
3.4.5	Variation du bilan avec la végétation . . . . .	72
3.4.6	perspectives . . . . .	73
<b>4</b>	<b>Effets de l'hydrologie sur les flux de GES</b>	<b>75</b>
4.1	Introduction . . . . .	76
4.2	Procédure expérimentale . . . . .	77
4.2.1	Expérimentation A . . . . .	78
4.2.2	Expérimentation B . . . . .	78
4.2.3	traitement . . . . .	79
4.3	Résultats . . . . .	80
4.3.1	Expérimentation A . . . . .	80
4.3.2	Expérimentation B . . . . .	83
4.3.3	tendances générales . . . . .	86
4.4	Discussion . . . . .	86
4.4.1	Comparaison aux mesures <i>in-situ</i> . . . . .	86
4.4.2	Effet des variations du niveau de la nappe sur les flux de gaz . . . . .	88
4.4.3	Effet cycles multiples . . . . .	89
<b>5</b>	<b>Variation journalière de la respiration de l'écosystème (article)</b>	<b>91</b>
5.1	Introduction . . . . .	93
5.2	Procédure expérimentale et analytique . . . . .	93
5.2.1	Synchronisation des données . . . . .	93
5.2.2	Différence entre mesures de jour et mesures de nuit . . . . .	93
5.2.3	Caractérisation physico-chimique . . . . .	93
5.3	Résultats . . . . .	93
5.3.1	Température de l'air et variabilité de RE . . . . .	93
5.3.2	Synchronisation RE et température du sol . . . . .	93
5.3.3	Équations utilisées . . . . .	93
5.3.4	Relation entre RE et la température . . . . .	93
5.3.5	Évolution du Q10 . . . . .	93
5.3.6	Différence entre mesures de jour et de nuit . . . . .	93
5.3.7	Caractérisation de la tourbe . . . . .	93
5.4	Discussion . . . . .	93
5.4.1	Différence de RE entre les différents sites . . . . .	93
5.4.2	Temps de latence entre température et RE . . . . .	93
5.4.3	La synchronisation entre RE et la température améliore la représentation de la sensibilité de RE à la température . . . . .	93
5.4.4	Différence entre mesure de RE faite le jour et la nuit . . . . .	93
5.4.5	La sensibilité du Q10 à la profondeur de la température et à la synchronisation . . . . .	93

<b>Conclusions et perspectives</b>	<b>95</b>
5.5 Bilan du bilan (de C) ? . . . . .	96
5.6 Résilience de la tourbe par rapport aux 2 années sèches qui précèdent le BdC . . . . .	96
5.7 Ouverture vers d'autre méthodes de mesures . . . . .	96
<b>Références bibliographiques</b>	<b>102</b>
<b>Index</b>	<b>103</b>
<b>Annexes</b>	<b>105</b>
A Photos supplémentaires . . . . .	106
B protocole végétation . . . . .	106
C CARBIODIV . . . . .	109
D package m70r . . . . .	109



# Liste des figures

1.1	Global distribution of peatlands . . . . .	11
1.2	Changement de température et de précipitation moyenne à l'horizon 2100 pour 2 scénarios du GIEC (RCP2.6 et RCP 8.5) . . . . .	16
2.1	Site d'études SNO . . . . .	26
2.2	Carte de la tourbière de La Guette . . . . .	27
2.3	Végétation présente sur le site de La Guette, et suivie lors des campagnes de mesure. . . . .	29
2.4	Évolution du niveau de la pluviométrie, en mm, des années 2011 à 2014	30
2.5	Évolution du niveau de la nappe, en cm par rapport à la surface, des années 2011 à 2014 . . . . .	30
2.6	Évolution de la température de l'air (en °C) des années 2011 à 2014 . .	31
2.7	Mesures de CO <sub>2</sub> . . . . .	34
2.8	SPIRIT . . . . .	35
3.1	Répartition des 20 placettes de mesures suivant un échantillonnage aléatoire stratifié. . . . .	41
3.2	Partitionnement des placettes en fonction de leur similarité en termes de composition végétale (pourcentage des strates muscinales, herbacées et arbustives) . . . . .	45
3.3	Évolution du niveau de la nappe moyen des 20 embases mesuré pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015) . . . . .	46
3.4	Évolution des températures de l'air (Tair) et du sol à -5, -30, -50 et -100 cm (T5, T30, T50 et T100 respectivement) moyenne mesurée lors des campagnes de terrain de mars 2013 à février 2015 . . . . .	47
3.5	Évolution de la conductivité pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015) . . . . .	47
3.6	Évolution du pH pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015)	48
3.7	Évolution de la concentration en carbone organique dissous dans l'eau du sol pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015) . . . .	48
3.8	Évolution du niveau de PPB, RE et ENE pendant la période de mesure. Moyenne des 20 embases de mars 2013 à février 2015. . . . .	49
3.9	Évolution des flux de méthane moyen (N ?) pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015) . . . . .	51
3.10	Relations entre les flux de gaz et une sélection de facteurs contrôlant .	51
3.11	PPBsat modèles Tair utilisant l'équation 3.1 . . . . .	53
3.12	PPBsat modèles Tair utilisant l'équation 3.3 . . . . .	55
3.13	RE modèles avec Tair . . . . .	57
3.14	RE modèles avec Tair . . . . .	58
3.15	CH4 modèle H . . . . .	59
3.16	Flux de CO <sub>2</sub> interpolé à partir de PPB-1 et PPB-2 . . . . .	61
3.17	Flux de CO <sub>2</sub> interpolé à partir de RE-1, RE-2 et RE-3 . . . . .	62

3.18 Flux de CO <sub>2</sub> interpolé à partir de RE-1, RE-2 et RE-3 . . . . .	62
3.19 Distribution de l'erreur standard par placette et des paramètres des modèles RE-1 et RE-3 . . . . .	65
3.20 Distribution de l'erreur standard par placette et des paramètres du modèle PPB-2 . . . . .	66
3.21 Distribution de l'erreur standard par placette et des paramètres du modèle PPB-2 . . . . .	67
 4.1 Prélèvement des mésocosmes . . . . .	79
4.2 Schéma d'un mésocosme . . . . .	80
4.3 Expérimentation A : Moyenne journalière du niveau de nappe en cm (A), et des flux, CH <sub>4</sub> , RE, PPB, ENE en $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , B, C, D, E. Les cadres et bandes colorées correspondent à la phase de dessiccation (D) en rouge et à la phase de réhumectation (R) en bleu. . . . .	81
4.4 Expérimentation B : Moyenne journalière du niveau de nappe en cm (A), et des flux, CH <sub>4</sub> , RE, PPB, ENE en $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , B, C, D, E. Les cadres et bandes colorées correspondent aux phases de dessiccation (D) en rouge et aux phases de réhumectation (R) en bleu. . . . .	84
4.5 Relations entre les flux de GES et le niveau de la nappe . . . . .	87
 1 Végétation présente sur le site de La Guette, et suivie lors des campagnes de mesure. . . . .	106
2 Calibration de la biomasse en fonction de la hauteur . . . . .	107
3 Scanne des feuilles . . . . .	107
4 Calibration de la biomasse herbacées pour <i>molinia Caerulea</i> (a), pour <i>eriophorum</i> (b) et de la surface de feuille pour <i>molinia Caerulea</i> (c), pour <i>eriophorum</i> (d) en fonction de la hauteur . . . . .	108

# Liste des tableaux

1.1	Estimations des stocks de C pour différents environnements . . . . .	13
1.2	Surface de tourbe utilisée selon les usages considérés (tourbières non-tropicale). Modifié d'après Joosten et Clarke (2002). . . . .	15
1.3	Vitesse apparente d'accumulation du carbon à long terme en $\text{gC m}^{-2} \text{s}^{-1}$	23
3.1	Valeur des paramètres des équations utilisées pour modéliser les flux et sensibilité relative (en %) des flux en réponse à une variation de $\pm 10\%$ de chacun des paramètres des modèles. . . . .	60
3.2	Bilan des flux en gCm2an1 . . . . .	63
3.3	Bilan des flux en gCm2an1 . . . . .	63
3.4	Sensibilité relative (en %) du bilan de CO <sub>2</sub> (ENE) en réponse à une variation de $\pm 10\%$ de chacun des paramètres des modèles. . . . .	64
3.5	Bilan des flux de CO <sub>2</sub> en gCm2an1, en utilisant PPB-2 et RE-3 . . . . .	67
4.1	Récapitulatif des mesures pour les deux expérimentations . . . . .	79



# Remerciements

Fatima, Christophe, Sébastien Franck, Fabien Marielle Emélie, Étienne, Zi, Tianyi, Sarah, Paul, Xiaole, Guillaume Frédéric Stéphane Gilles Catherine, Catherine, Marie-Noëlle, Olivier



# <sup>1</sup> Introduction

---

## <sup>2</sup> Contexte général

<sup>3</sup> En 1957, Charles David Keeling, scientifique américain, met au point et utilise  
<sup>4</sup> pour la première fois, un analyseur de gaz infra-rouge pour mesurer la concentration  
<sup>5</sup> de CO<sub>2</sub> de l'atmosphère sur l'île d'Hawaii, à Mauna Loa. La précision et la fréquence  
<sup>6</sup> importante de ses mesures lui permirent de voir pour la première fois les variations  
<sup>7</sup> journalière et saisonnière des concentrations en CO<sub>2</sub> atmosphérique, mais également à  
<sup>8</sup> plus long terme leur tendance haussière [Harris \(2010\)](#). Le CO<sub>2</sub> est un gaz à effet de serre  
<sup>9</sup> (GES) et son accumulation dans l'atmosphère... **force ? comparaison ? explication**  
<sup>10</sup> **effet de serre ?** Ce constat a probablement joué un rôle considérable dans la prise de  
<sup>11</sup> conscience, par la communauté scientifique, de l'importance et de l'intérêt de l'étude du  
<sup>12</sup> changement climatique et plus largement des changements globaux. Car si à l'époque  
<sup>13</sup> les concentration en CO<sub>2</sub> était inférieure à 320 ppm (partie par millions) elles ont  
<sup>14</sup> dépassées, au printemps 2014, la barre symbolique des 400 ppm selon un communiqué  
<sup>15</sup> de l'Organisation Météorologique Mondiale. Les concentrations pré-industrielles (avant  
<sup>16</sup> 1800) sont quand à elles généralement estimée à 280 ppm [Siegenthaler et Oeschger](#)  
<sup>17</sup> ([1987](#)).

<sup>18</sup> Aujourd'hui, que ce soit pour le comprendre, le caractériser ou bien le prédire,  
<sup>19</sup> de nombreux **Combien ? cf fact sheet IPCC** scientifiques dans un grand nombre  
<sup>20</sup> de disciplines, travaillent directement ou indirectement sur les changements globaux.  
<sup>21</sup> Ils sont nombreux également à collaborer au sein du Groupe d'experts Intergouver-  
<sup>22</sup> nemental sur l'Évolution du Climat (GIEC), qui rassemble, évalue et synthétise les  
<sup>23</sup> connaissances internationales liée au sujet.

<sup>24</sup> De manière générale, parmi les flux de C mesurés entre la biosphère et l'atmosphère,  
<sup>25</sup> la respiration et la photosynthèse sont les plus important, 98 et 123 PgC/yr pour le flux  
<sup>26</sup> de respiration globale (+ les feux) et la photosynthèse respectivement [Bond-Lamberty](#)  
<sup>27</sup> et [Thomson \(2010\)](#); [Beer et al. \(2010\)](#). Pour comparaison les flux liés à la production  
<sup>28</sup> de ciment et aux ressources fossiles (charbon, pétrole et gaz) représentent 7.8 PgC/yr

29 Ciais *et al.* (2014).

30 Étroitement lié aux changements globaux, le cycle du carbone est particulièrement étudié, quels sont les réservoirs, quels sont les flux et comment vont-ils évoluer ?

32 **schéma ?**

33 Zones humides tourbières

34 historique des tourbières, généralités sur l'histoire des tourbières vis à vis des  
35 hommes Sujets principaux qui ont menés à l'étude des tourbières jusqu'à nos jours  
36 (Exploitation, effet de serre)

37 Pourquoi étudier les tourbières aujourd'hui ?

38 L'étude des tourbières se poursuit car, en plus de rendre de nombreux services éco-  
39 logiques (épuration du sol, régulation des flux hydriques, biodiversité), elles constituent  
40 un stock de carbone relativement important au regard de la surface qu'elle occupent.  
41 Ainsi il est généralement admis que les tourbières contiennent un quart à un tiers  
42 du carbone présent Chiffres (**surfaces...**) dans l'ensemble des terres émergées tandis  
43 qu'elle ne constituent que 3 % des surfaces continentales (**Réf needed**). Ce ratio rela-  
44 tivement important, correspond à un stock d'environ 455 Gt Gorham (1991); Turunen  
45 *et al.* (2002) est à mettre perspective avec les autres stock du cycle du carbone. On  
46 observe que ce stock est du même ordre de grandeur que celui de la végétation

47 En conséquence dans un contexte \*\*d'augmentation des GES dans l'atm et de  
48 réchauffement\*\*, l'évolution de ce stock, sa pérennité ou sa remobilisation est un sujet  
49 d'étude important. De plus cette importance n'est à ce jour pas prise en compte de  
50 façon spécifique dans les modèles climatiques globaux.

51 En France les tourbières s'étendent sur environ 60 000 Ha ((**Réf needed**)).

52 Transition modèles

53 En octobre 2013 le Groupe d'experts Intergouvernemental sur l'Évolution du Climat  
54 (GIEC) a publié le rapport du groupe de travail I qui travaille sur les aspects scientifique  
55 physique du système et du changement climatique. S'il note que les connaissances ont  
56 avancées, il note également que de nombreux processus ayant trait à la décomposition  
57 du carbone sont toujours absents des modèles notamment en ce qui concerne le carbone

---

58 des zones humides boréales et tropicales et des tourbières. (Réf needed)

## 59 Objectif de la thèse et approche mise en oeuvre

60 L'objectif de ces travaux est donc de mieux comprendre la dynamique du carbone  
61 au sein des tourbières. Tout d'abord en caractérisant la variabilité spatiale et temporelle  
62 des flux de carbone à travers l'établissement de bilan de carbone. De déterminer quels  
63 facteurs environnementaux contrôlent le fonctionnement comme puits ou source de  
64 carbone de ces écosystèmes. Enfin construire, dans un esprit de synthèse et d'ouverture  
65 et à l'aide des connaissances acquise, un modèle intégrateur permettant un lien avec  
66 les modèles globaux et notamment ORCHIDE, afin que ces écosystèmes puissent être  
67 pris en compte à cette échelle.

68 Pour atteindre ces objectifs, nos travaux ont été articulés autour de trois volets  
69 **volet... t'as pas mieux ? Branche ? -\_-**" principaux : Dans un premier temps,  
70 l'**observation** régulière des flux de gaz ( $\text{CO}_2$  et  $\text{CH}_4$ ) ainsi que d'un certain nombre de  
71 paramètres environnementaux servant à la caractérisation des variabilités spatiales et  
72 temporelles, ainsi qu'à l'étude des facteurs contrôlant. Certains facteurs contrôlant qui  
73 sont, dans un second temps, étudiés plus spécifiquement à travers un volet **expérimenta-**  
74 **tion**. Ce dernier doit permettre une meilleure compréhension de processus clé avec  
75 notamment l'impact de l'hydrologie. Enfin un troisième volet axé sur la **modélisation**,  
76 avec le développement d'un modèle le plus mécaniste possible.

77 Cette thèse est structurée de la façon suivante : Le chapitre 1 est une synthèse  
78 bibliographique, un état de l'art des connaissances liées au sujet. Les chapitres 2 et  
79 3 rassemblent les travaux du volet observation, ils concernent respectivement le suivi  
80 XX et le suivi YY Les chapitres 4 et 5 développent la partie expérimentale à travers  
81 l'impact d'un assèchement et celui d'un rehaussement du niveau de l'eau. Le chapitre 6  
82 concerne plus spécifiquement la modélisation, même si ce volet interviendra par ailleurs  
83 de façon transverse dans les autres chapitres. Enfin une conclusions et des perspectives

<sup>84</sup> seront exposées.



# <sup>85</sup> 1 Synthèse Bibliographique

<sup>86</sup>

<sup>87</sup>	<b>1.1 Les tourbières et le cycle du carbone . . . . .</b>	<b>8</b>
<sup>88</sup>	1.1.1 Zones humides et tourbières : définitions et terminologies . . . . .	8
<sup>89</sup>	1.1.2 Tourbières et fonctions environnementales . . . . .	12
<sup>90</sup>	1.1.3 Les tourbières et les changements globaux . . . . .	14
<sup>91</sup>	<b>1.2 Flux de gaz à effet de serre et facteurs contrôlants . . . . .</b>	<b>17</b>
<sup>92</sup>	1.2.1 Les flux entre l'atmosphère et les tourbières . . . . .	17
<sup>93</sup>	1.2.2 Les facteurs majeurs contrôlant les flux . . . . .	19
<sup>94</sup>	1.2.3 Bilans de carbone . . . . .	23
<sup>95</sup>		
<sup>96</sup>		
<sup>97</sup>		

## 1.1. Les tourbières et le cycle du carbone

98 Dans ce chapitre, nous commenceront par donner une vue de ce que sont les tour-  
99 bières : Que sont-elles ? Depuis quand sont-elles étudiées ? Pourquoi les a-t-on étudiés ?  
100 Nous continuerons en entrant plus en détails sur leur fonctionnement vis à vis des flux  
101 de carbone. Enfin nous verrons quels sont les facteurs contrôlant majeurs de ces flux.

### 1.1 Les tourbières et le cycle du carbone

#### 1.1.1 Zones humides et tourbières : définitions et terminologies

##### Définitions

105 Les tourbières font partie d'un ensemble d'écosystèmes plus large que l'on appelle  
106 les zones humides. Ces zones humides ne sont ni des écosystèmes terrestres au sens  
107 strict, ni des écosystèmes aquatiques. Elles sont à la frontière entre les deux et sont  
108 caractérisées par un niveau de nappe élevé, proche de la surface du sol, voire au dessus.  
109 L'omniprésence de l'eau joue fortement sur l'aération du milieu et constraint, de façon  
110 plus ou moins importante, l'accès à l'oxygène. Elles ont été définie en 1971, lors de la  
111 convention dite de RAMSAR<sup>1</sup> de la façon suivante :

ZONES HUMIDES :

«les zones humides sont des étendues de marais, de fagnes<sup>2</sup>, de tourbières  
ou d'eaux naturelles ou artificielles, permanentes ou temporaires, où l'eau  
est stagnante ou courante, douce, saumâtre ou salée, y compris des éten-  
dues d'eau marine dont la profondeur à marée basse n'excède pas six  
mètres.»

(Ramsar, 1987)

113 Les zones humides regroupent donc des écosystèmes très variés parmi lesquels les  
114 marais, les mangroves, les plaines d'inondations et les tourbières. Leurs particularités :

1. La convention de RAMSAR est un traité international visant à la conservation et l'utilisation rationnelle des zones humides.
2. Marais tourbeux situé sur une hauteur

<sup>115</sup> niveau de nappe élevé et zone anaérobie importante, entraînent le développement d'une  
<sup>116</sup> végétation spécifique, qui s'est adaptée aux milieux fortement humides ou inondés.

<sup>117</sup> Les tourbières représentent 50 à 70 % des zones humides [Joosten et Clarke \(2002\)](#).

<sup>118</sup> Leur définition est variable selon les régions ((**Réf needed**), exple). Deux définitions  
<sup>119</sup> sont régulièrement utilisées :

TOURBIÈRE :

<sup>120</sup> Écosystèmes, avec ou sans végétation, possédant au moins 30 cm de tourbe  
naturellement accumulée.

Définition traduite d'après [Joosten et Clarke \(2002\)](#)

<sup>121</sup> Cette première définition correspond au *peatland* anglo-saxon. L'épaisseur de tourbe  
<sup>122</sup> accolée à cette définition peut varier selon le pays, elle est par exemple établie à 40 cm  
<sup>123</sup> au Canada ([National Wetlands Working Group, 1997](#))

TOURBIÈRE ACTIVE :

<sup>124</sup> Écosystèmes dans lesquels un processus de tourbification est actif.

Définition traduite d'après [Joosten et Clarke \(2002\)](#)

<sup>125</sup> Cette seconde définition correspond au *mire* anglo-saxon et peut être traduite en fran-  
<sup>126</sup>çais par le terme de tourbière active. Les concepts derrières ces deux définitions se  
<sup>127</sup> chevauchent mais ne sont pas complètement similaires : une tourbière drainée peut  
<sup>128</sup> avoir plus de 30 cm de tourbe et ne plus former de tourbe, ne plus être active. À l'in-  
<sup>129</sup>verse il peut exister des zones où l'épaisseur de tourbe est inférieure à 30 cm malgré  
<sup>130</sup> un processus de tourbification actif. Un même écosystème tourbeux pouvant d'ailleurs  
<sup>131</sup> avoir à la fois des zones correspondant à la première définition et d'autres à la seconde.  
<sup>132</sup> Les tourbières sont donc, selon la définition utilisée, des écosystèmes contenant ou des  
<sup>133</sup> écosystèmes formant de la tourbe. Mais qu'est ce que la tourbe ?

TOURBE :

<sup>134</sup> «Accumulation sédentaire de matériel composé d'au moins 30 % (matière  
sèche), de matières organiques mortes.»

Définition traduite d'après [Joosten et Clarke \(2002\)](#)

## 1.1. Les tourbières et le cycle du carbone

---

135 Le seuil de 30 %, souvent utilisé pour rapprocher sa définition de celle d'un sol organique (histosol) au sens large, dans lesquels sont classés la majorité des sols tourbeux.  
136 D'autres définitions existent, faisant la distinction entre sols organiques et tourbes avec  
137 un seuil à 75 % (Andrejko *et al.*, 1983) ou 80 % (Landva *et al.*, 1983). Il est également  
138 nécessaire de préciser que, au delà de la classification utilisée, ce que les écologues  
139 considèrent comme de la tourbe contient généralement 80 % de matières organiques au  
140 minimum (Rydin et Jeglum, 2013a). Ce processus de formation est appelé la tourbifica-  
141 tion ou turfogénèse et les matières organiques accumulées proviennent majoritairement  
142 de la végétation. On définit les matières organiques de la façon suivante :  
143

### MATIÈRES ORGANIQUES :

144 Matières constituées d'un assemblage de composés ayant une ou plusieurs liaisons C–H. Elles sont composées de nombreux éléments dont des carbohydrates (sucres, cellulose ...), des composés azotés (protéines, acides aminés ...) et phénoliques (lignine ...), des lipides (cires, résines, ...) et d'autres<sup>3</sup>.

145 Ces variations de définitions ajoutées aux limites floues qui peuvent exister entre  
146 certains écosystèmes tourbeux et non-tourbeux rendent la cartographie de ces écosys-  
147 tèmes délicate. Les estimations généralement citées évaluent la surface occupée par  
148 les tourbières à environ 4 000 000 km<sup>2</sup> (Lappalainen, 1996). Cette surface correspond  
149 à 2 à 3 % de l'ensemble des terres émergées du globe. Plus de 85 % d'entre elles sont  
150 situées dans l'hémisphère nord, majoritairement dans les zones boréales et sub-boréales  
151 (Strack, 2008) (Figure 1.1). Ce sont sur ces écosystèmes que sera focalisé ce travail, lais-  
152 sant de côté les tourbières tropicales dont le fonctionnement est distinct et spécifique  
153 (**Réf needed**).

---

3. Cette définition, utile pour définir simplement les matières organiques, est cependant limitée car elle inclut des composés traditionnellement considérés comme minéraux (le graphite) et exclut certains autres considérés comme organiques (acide oxalique) (Liste de diffusion ResMO).

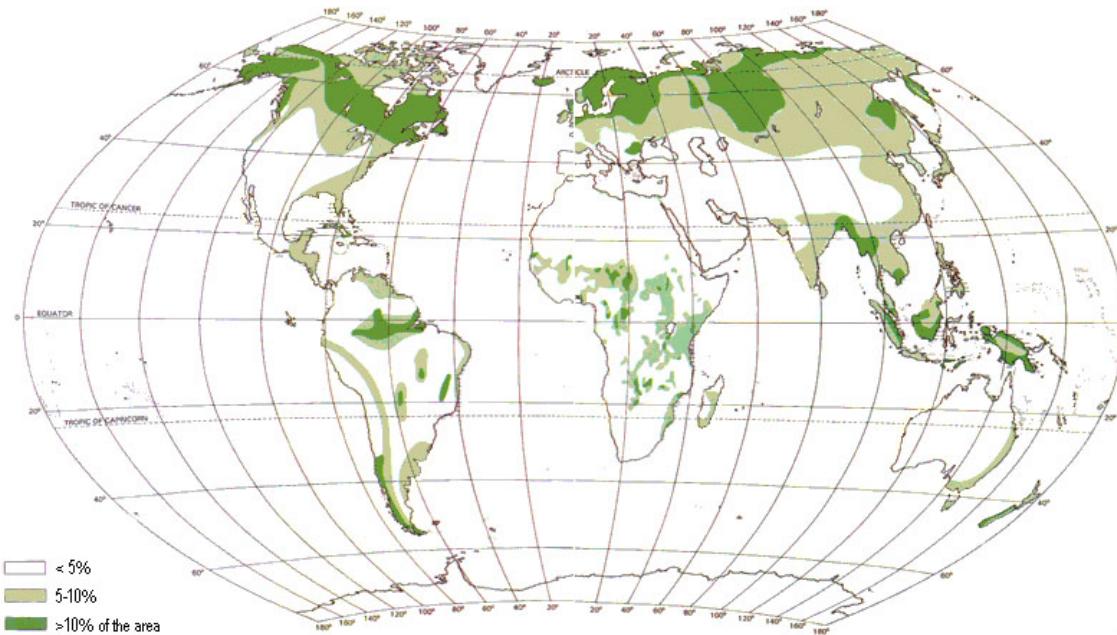


FIGURE 1.1 – Global distribution of peatlands

## 154 La formation des tourbières

155 L’atterrissement et la paludification sont les deux processus principaux permettant  
 156 la formation des tourbières. Il s’agit pour le premier du comblement progressif d’une  
 157 zone d’eau stagnante. La paludification est la formation de tourbe directement sur un  
 158 sol minéral, grâce à des conditions d’humidité importante. Ces modes de formation ne  
 159 sont pas exclusif, une tourbière pouvant se développer, selon les endroits considérés ou  
 160 le temps, via des processus différents.

## 161 Classifications

162 Différentes classifications sont utilisées pour différencier ces écosystèmes. La plus  
 163 générale et la plus utilisée dans la littérature distingue les tourbières dite haute, ou de  
 164 haut marais, correspondant au *bog* anglais, et les tourbières basse, ou de bas marais,  
 165 correspondant au *fen* anglais.

166 Les tourbières de haut-marais ont généralement une épaisseur de tourbe supérieure  
 167 à 30 cm et sont alimenté principalement alimentée par les précipitations : elles sont  
 168 dites ombrotrophes. Leur surface parfois bombée (tourbières élevées ou bombées) peut  
 169 également être plate ou en pente. Cette géométrie situe une partie au moins de l’éco-

## **1.1. Les tourbières et le cycle du carbone**

---

170 système au dessus du niveau de la nappe. Elles ont une concentration en nutriments  
171 relativement faible : elles sont oligotrophes et sont fortement acide avec des eaux de  
172 surface dont le pH est autour de 4 voire moins.

173 Les tourbière de bas-marais ont une épaisseur généralement supérieure à 30 cm avec  
174 un niveau de nappe très proche de la surface du sol. De forme concave ou en pente elles  
175 sont généralement alimentée en eaux par des sources ou par ruissellement et sont donc  
176 dites minerotrophes. Le pH de leur eaux de surface varient de 4 à 8. Les végétations  
177 dominantes de ces écosystèmes peuvent être des bryophytes, des graminées ou des  
178 arbustes bas.

### **179 1.1.2 Tourbières et fonctions environnementales**

#### **180 Biodiversité dans les tourbières**

181 Les tourbières sont le siège d'une biodiversité importante et spécifique. Ainsi les  
182 Sphaignes, qui sont des bryophytes, (des mousses) sont caractéristiques des écosystèmes  
183 tourbeux. Ce sont des espèces dites ingénieries, capable de modifier l'environnement  
184 dans lequel elles vivent afin de l'adapter à leurs besoins. Les sphaignes sont ainsi capable  
185 d'abaisser le pH, de capter des nutriments et de les séquestrer et ce même quand  
186 elles n'en ont pas besoin afin d'empêcher d'autres espèces notamment vasculaire d'en  
187 profiter. Plus précisément, le fait que les sphaignes captent les nutriments via leur  
188 capitulum leur permet de les intercepter avant qu'ils ne soient captés par d'éventuelles  
189 racines positionnées plus bas. Les sphaignes, comme de nombreuse mousses ont des  
190 litières relativement récalcitrantes<sup>4</sup>.

#### **191 Qualité des eaux**

#### **192 Puits de carbone**

193 Par définition les tourbières stockent ou ont stocké du carbone. C'est cette fonction  
194 de puits de carbone qui rend l'importance de ces écosystèmes non négligeable malgré

4. il est d'usage de parler de litières récalcitrantes sans plus de précision. Il s'agit en fait de litières difficilement dégradables

Tableau 1.1 – Estimations des stocks de C pour différents environnements

Compartiment	Stock (en Gt de C)	référence
Tourbières	270 – 455	Gorham (1991); Turunen <i>et al.</i> (2002)
Végétation	450 – 650	Robert et Saugier (2003)
Sols	1500 – 2000	Robert et Saugier (2003); Post <i>et al.</i> (1982); Eswaran <i>et al.</i> (1993)
CO <sub>2</sub> atmosphérique	750 – 800	Robert et Saugier (2003)
Permafrost	1700	

195 la faible surface qu'ils représentent. Les estimations du stock de carbone présent dans  
 196 les tourbières tempérées/boréales sont comprises entre 270 et 455 Gt C (Gorham, 1991;  
 197 Turunen *et al.*, 2002). Les différences entre les estimations sont liées aux incertitudes  
 198 de cartographie citées précédemment auxquelles s'ajoutent des incertitudes concernant  
 199 l'épaisseur et la densité moyenne de la tourbe. Le carbone stocké dans les tourbières  
 200 représente 10 à 25 % du carbone présent dans les sols et entre 30 et 60 % du stock de  
 201 carbone atmosphérique.

202 Ce stock est un héritage datant des 10 derniers milliers d'années, l'holocène, période  
 203 pendant laquelle se sont formés la majorité des tourbières (**Réf needed**) (Yu *et al.*,  
 204 2010). Le fonctionnement naturel de ces écosystèmes permet le stockage du C. C'est un  
 205 des services écologiques que rendent les tourbières et que l'on appelle la fonction puits  
 206 de carbone. Cette fonction est liée au niveau élevé de la nappe d'eau, qui rend l'accès à  
 207 l'oxygène est plus difficile diminuant d'autant l'activité aérobie, dont la respiration des  
 208 micro-organismes et des plantes. Cela se traduit par une dégradation relativement faible  
 209 des matières organiques. Elle est également liée à la production de litière récalcitrante  
 210 par les bryophytes.

211 En comparaison avec un sol forestier, l'accumulation de matières organiques n'est  
 212 donc pas lié à une production primaire plus forte, mais bien à une dégradation des  
 213 matières produites plus faible.

214 Ces perturbations peuvent induire des modifications de fonctionnement, notamment  
 215 l'envahissement de ces écosystèmes par une végétation vasculaire, et changer cette  
 216 fonction puits.

<sup>217</sup> **1.1.3 Les tourbières et les changements globaux**

<sup>218</sup> On défini les changements globaux comme l'ensemble des modifications environne-  
<sup>219</sup> mentales plus ou moins rapide, ayant lieu à l'échelle mondiale, quelle que soit leur ori-  
<sup>220</sup> gine. Les deux contraintes développées dans cette partie sont la pressions de l'homme :  
<sup>221</sup> contrainte anthropique, et celle du climat : contrainte climatique.

<sup>222</sup> **Contrainte anthropique**

<sup>223</sup> L'interaction entre les Hommes et les zones humides au sens large et les tourbières  
<sup>224</sup> en particulier remonte probablement à l'aube de l'humanité. De grandes découvertes  
<sup>225</sup> archéologiques ont été faites dans ces écosystèmes témoins d'époques révolues. Des  
<sup>226</sup> chemins de rondins néolithique aux crannogs de l'époque romaine ([Buckland, 1993](#)).  
<sup>227</sup> L'utilisation de la tourbe et des tourbières a du commencer relativement tôt, mais c'est  
<sup>228</sup> à partir du 17<sup>e</sup> siècle que le drainage de ces écosystèmes, pour les convertir en terres  
<sup>229</sup> agricoles, s'est intensifié. Au 19<sup>e</sup> siècle, l'apparition de machines permettant une ré-  
<sup>230</sup> colte industrialisée de la tourbe, a développé son utilisation comme combustible. Enfin  
<sup>231</sup> depuis le milieu du 20<sup>e</sup> une part importante de ces écosystèmes ont été drainé pour  
<sup>232</sup> développer la sylviculture. Aujourd'hui l'exploitation principale de la tourbe est liée à  
<sup>233</sup> son utilisation comme substrat horticole ([Lappalainen, 1996; Chapman \*et al.\*, 2003](#)).  
<sup>234</sup> Suite à ces perturbations, la surface de tourbières altérée est estimée à 500 000 km<sup>2</sup> en-  
<sup>235</sup> viron, principalement du fait de leur reconversion pour l'agriculture et la sylviculture  
<sup>236</sup> ([Tableau 1.2](#)). En France, suite à leur utilisation, principalement agricole, la surface  
<sup>237</sup> des tourbières a été par deux entre 1945 et 1998, passant de 1200 km<sup>2</sup> à 600 km<sup>2</sup> ([Lap-](#)  
<sup>238</sup> [palainen, 1996; Manneville, 1999](#)).

<sup>239</sup> Ces écosystèmes ont donc été et sont encore perturbés par différentes activités  
<sup>240</sup> humaines.

Tableau 1.2 – Surface de tourbe utilisée selon les usages considérés (tourbières non-tropicale). Modifié d'après [Joosten et Clarke \(2002\)](#).

Utilisation	Surface (km <sup>2</sup> )	proportion (%)
Agriculture	250 000	50
Sylviculture	150 000	30
Extraction de tourbe	50 000	10
Urbanisation	20 000	5
Submersion	15 000	3
Pertes indirectes (érosion, ...)	5000	1
Total	490 000	100

#### <sup>241</sup> **Contrainte climatique**

<sup>242</sup> L'impact anthropique direct n'est pas la seule perturbation auxquelles sont soumises  
<sup>243</sup> les tourbières. D'après les modèles de prédictions du GIEC, les tourbières, comme de  
<sup>244</sup> nombreux autres écosystèmes, vont subir un changement climatique important dans les  
<sup>245</sup> années à venir. Toujours d'après le GIEC, les changements les plus rapides que ce soit  
<sup>246</sup> en terme de précipitations ou de température sont à attendre dans les zones boréales  
<sup>247</sup> là où se situent la majorité des tourbières. De ce constat découle un certain nombre  
<sup>248</sup> de questions concernant ces écosystèmes. D'abord quel effet auront les changements  
<sup>249</sup> climatiques et avec quelle variabilité régionale ? Cette question n'est pas évidente (pa-  
<sup>250</sup> radoxe du sol plus froid ? augmentation photosynthèse) Quelle sera la sensibilité des  
<sup>251</sup> tourbières ? Là encore leur diversité, leur répartition géographique rend difficile la ré-  
<sup>252</sup> ponse à cette question. Enfin découlant des précédentes, qu'elle est le devenir de la  
<sup>253</sup> fonction puits de carbone.

<sup>254</sup> Toutes ces perturbations posent notamment la question de la pérennité de la fonc-  
<sup>255</sup> tion puit de carbone de ces écosystèmes.

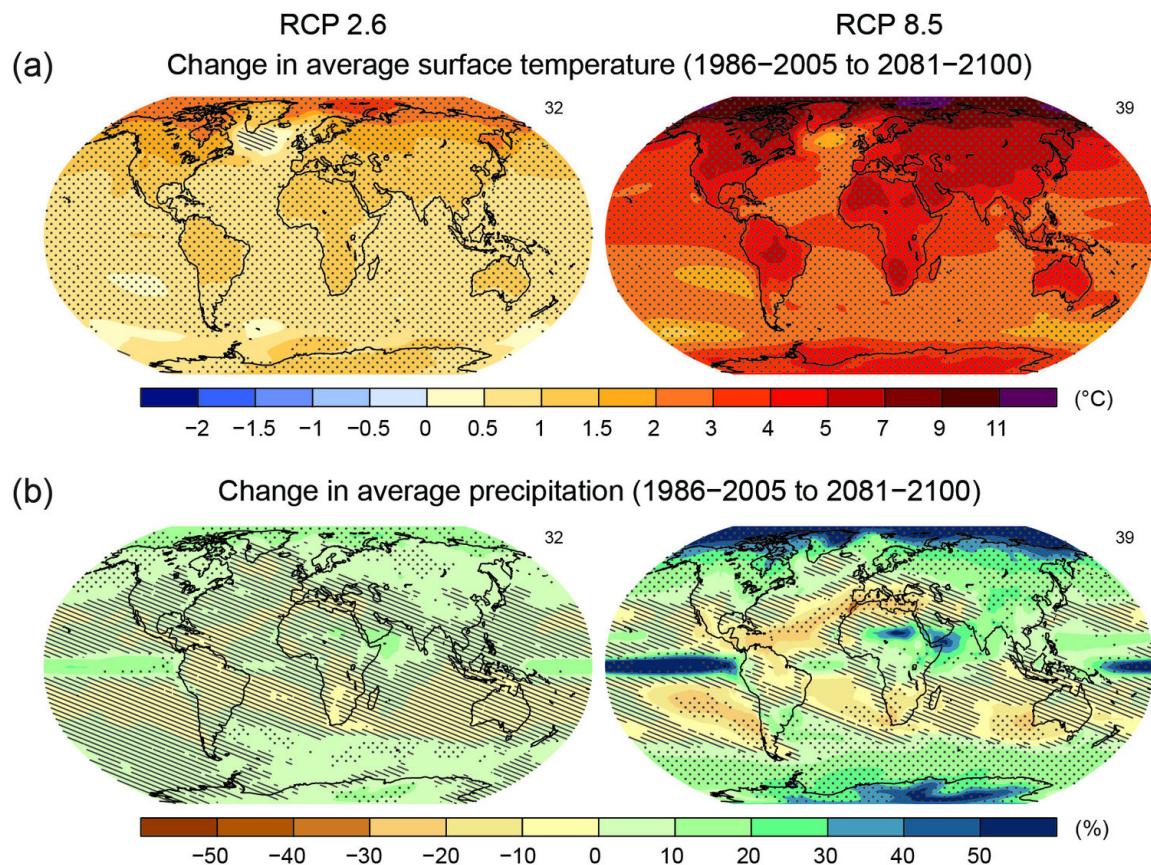


FIGURE 1.2 – Changement de température et de précipitation moyenne à l'horizon 2100 pour 2 scénarios du GIEC (RCP2.6 et RCP 8.5)

## <sup>256</sup> 1.2 Flux de gaz à effet de serre et facteurs <sup>257</sup> contrôlants

### <sup>258</sup> 1.2.1 Les flux entre l'atmosphère et les tourbières

#### <sup>259</sup> Les flux gazeux entrants

<sup>260</sup> Le carbone est principalement présent dans l'atmosphère sous forme de dioxyde de  
<sup>261</sup> carbone ( $\text{CO}_2$ ) et de méthane ( $\text{CH}_4$ ). Comparé au  $\text{CO}_2$ , le  $\text{CH}_4$  est un GES qui est bien  
<sup>262</sup> moins présent dans l'atmosphère (CHIFFRES!). Cependant son "pouvoir de réchauf-  
<sup>263</sup> fement" est bien plus important (effet radiatif  $\text{CO}_2 \times 100$ ) (CHIFFRES!) (D'abord la  
<sup>264</sup> vapeur d'eau, ensuite le  $\text{CO}_2$  et enfin le  $\text{CH}_4$ ) Il est usuellement convenu (????? ref)  
<sup>265</sup> que dans une tourbière le méthane représente environ 5% du bilan de C. **Devenir du**  
<sup>266</sup> **méthane atm** Le transfert du  $\text{CO}_2$  atmosphérique vers la biosphère (de l'atmosphère  
<sup>267</sup> à la tourbe) est principalement (**Réf needed**) liée à la photosynthèse. La photosyn-  
<sup>268</sup> thèse est la réaction photochimique permettant l'assimilation du  $\text{CO}_2$  par les végétaux  
<sup>269</sup> chlorophylliens. **dans le but de ?**

#### <sup>270</sup> Détails ?

<sup>271</sup> Si la photosynthèse est un processus majeur d'assimilation du  $\text{CO}_2$ , il existe d'autres  
<sup>272</sup> voies métaboliques permettant la capture du  $\text{CO}_2$  de l'atmosphère. Ainsi les micro-  
<sup>273</sup> organismes chemolithotrophes (**expliciter**) sont capables d'assimiler le  $\text{CO}_2$  en utili-  
<sup>274</sup> sant l'énergie issue de l'oxydation de composés inorganiques.

<sup>275</sup> Les voies métaboliques permettant l'assimilation du  $\text{CO}_2$  sont plutôt bien connues  
<sup>276</sup> (farquhar) et le fait que les substrats de départ de varient pas (sur ?) a permis une  
<sup>277</sup> compréhension relativement fine du processus. Cependant une fois assimilé par la vé-  
<sup>278</sup> gétation le devenir du carbone est moins direct.

**279 Les flux gazeux sortants**

280 Dans les tourbières le CO<sub>2</sub> est produit par des sources multiples. Ces sources sont  
281 la respiration des de la flore qu'elle soit aérienne ou souterraine et la respiration micro-  
282 bienne. Une autre source de CO<sub>2</sub> est l'oxydation du CH<sub>4</sub> lors de sa migration des zones  
283 anoxiques aux zones oxiques de la colonne de tourbe. Enfin dans les zones anaérobie, le  
284 CO<sub>2</sub> peut être produit par fermentation (respiration anaérobie). La production de CO<sub>2</sub>  
285 est donc un signal intégré sur l'ensemble de la colonne de tourbe. C'est cette multitude  
286 de processus qui rend l'estimation de ce flux difficile, en effet chacune des respirations  
287 n'aura pas la même sensibilité vis à vis de facteurs contrôlant. La respiration de l'éco-  
288 système (RE) est définie comme l'ensemble des respirations de la colonne de tourbe, en  
289 incluant à la fois sa partie aérienne et sa partie souterraine. La respiration du sol (SR)  
290 est elle définie comme l'ensemble des respirations de la colonne de tourbe, en excluant  
291 la partie aérienne. La respiration du sol comprend donc principalement les respirations  
292 issues de la rhizosphère et des communautés de micro-organisme.

293 Les tourbières sont des écosystèmes dont la production primaire est estimée à en-  
294 viron 500 gC m<sup>-2</sup> [Francez \(2000\)](#).

295 La strate muscinale pouvant jouer/participer/produire jusqu'à 80 % de la produc-  
296 tion primaire [Francez \(2000\)](#). Cette production primaire n'est pas particulière élevée  
297 (**Réf needed**)et c'est en fait la faible décomposition des matières organiques qui per-  
298 met aux tourbières de stocker du carbone. L'accumulation moyenne estimée dans les  
299 tourbières boréales est de 30 gC m<sup>-2</sup>. Le taux d'accumulation varie en fonction des  
300 espèces végétales présentes ((**Réf needed**)), le niveau d'eau ((**Réf needed**)), ... (??)

301 Le méthane (Lai2009, seger1998 review)

302 storage ?

303 Le carbone assimilé par photosynthèse, utilisé par la plante puis évacué que se soit  
304 sous forme d'exudats racinaire ou de matériels morts, de litière, va en partie se dégrader.  
305 Continuum de dégradation avec des matières organiques de plus en plus récalcitrantes  
306 avec la profondeur.

307 La vitesse de stockage au cours du temps ?  
 308 L'accumulation de matières organiques et donc de carbone dans les tourbières est  
 309 donc fonction de la prépondérance relative de ces flux entre l'écosystème et l'atmo-  
 310 sphère.

### 311 1.2.2 Les facteurs majeurs contrôlant les flux

312 Ces flux sont contrôlés par différents facteurs. Parmi ceux qui sont le plus souvent  
 313 cité figure la température, le niveau de la nappe et la végétation.

314 L'augmentation de la vitesse de réaction de nombreuses réactions biochimiques avec  
 315 la température est connue depuis longtemps. Elle a été mise en évidence par un chimiste  
 316 suédois en 1889 : Svante August Arrhenius sur la base de travaux réalisés par un autre  
 317 chimiste, néerlandais, Jacobus Henricus Van't Hoff. Depuis, de nombreuses mesures  
 318 de terrain confirment cette relation (**Réf needed**) La photosynthèse et l'ensemble des  
 319 respirations sont donc contrôlées, au moins en partie, par la température.

320 Deuxième facteur contrôlant majeur : l'hydrologie. L'eau joue un rôle indispensable  
 321 à la formation et au maintient de ces écosystèmes. Le niveau de la nappe, que le  
 322 défini ici comme la distance entre la surface topographique de l'écosystème et le toit  
 323 de l'aquifère/l'eau libre/la zone saturée. Ce niveau sépare la colonne de tourbe en une  
 324 zone oxique, où il y a présence d'oxygène, et une zone anoxique dans laquelle l'oxygène  
 325 est absent. Cette différence va influer sur la production du CO<sub>2</sub> et du CH<sub>4</sub>. La zone  
 326 anoxique permet aux organismes anaérobies de se développer, notamment les Archaea<sup>5</sup>  
 327 méthanogènes. L'activité de ces organismes est la plus importante juste sous la surface  
 328 de l'eau, là où ils trouvent, en plus de l'anoxie, des matières organiques de qualité  
 329 (faiblement décomposées). La zone aérobie permet la respiration aérobie (**aérobie vs**  
 330 **oxique**) des micro-organismes, des racines et de la faune. C'est donc dans cette zone  
 331 qu'est produit la majorité du CO<sub>2</sub>. Lors de son transport de la zone anoxique vers la  
 332 surface, le CH<sub>4</sub> passe par la zone oxique et y est en partie oxydé en CO<sub>2</sub>. (organismes  
 333 méthanotrophes) Le niveau de la nappe constraint également le teneur en eau du sol et

---

5. micro-organismes unicellulaires procaryotes

## 1.2. Flux de gaz à effet de serre et facteurs contrôlants

---

334 la hauteur de la frange capillaire (Laiho2006). Ce point a son importance notamment  
335 pour la végétation.

336 La végétation est également un facteur important concernant les flux de gaz liés aux  
337 tourbières. D'abord car elle exerce une influence directe sur les flux, avec d'un côté la  
338 photosynthèse et la respiration. La photosynthèse est le seul processus<sup>6</sup> permettant le  
339 piégeage du carbone présent dans l'atmosphère. Le potentiel de végétation pouvant être  
340 différent selon la plante considérée (Moore2002), la composition des communautés végé-  
341 tales influe donc la quantité de carbone potentiellement assimilable par l'écosystème.  
342 La respiration des plantes que se soit via leurs parties aériennes ou souterraines (les ra-  
343 cines) va permettre de libérer du CO<sub>2</sub>. (**Estimation chiffres ?**) La végétation fournie  
344 également via ses litières, des matières organiques fraîches pour les micro-organismes.  
345 Mais la végétation peut également stimuler la respiration des micro-organismes pré-  
346 sent dans la rhizosphère<sup>7</sup> via la libération d'exsudats racinaires (Moore2002). Enfin un  
347 effet indirect lié à l'adaptation de certaines plantes vasculaire aux conditions saturée  
348 en eau et anoxique. En effet certaines plantes présentes dans ces milieux humides ont  
349 développées un Aerenchyme, un espace intercellulaire agrandi permettant le transport  
350 d'oxygène des parties aériennes de la plante aux parties submergées. Le transport peut  
351 également se faire dans l'autre sens et permettant par exemple le transport du CO<sub>2</sub> ou  
352 du CH<sub>4</sub> dans l'atmosphère. Ce passage au travers de la plante permet également au  
353 CH<sub>4</sub> d'éviter d'être oxydé avant d'atteindre l'atmosphère.

354 D'autres facteurs à évoquer ?

### 355 Facteurs contrôlant la respiration de l'écosystème

356 Updegraf2001

357 Montre, dans une expérimentation à base de mésocosme, que la respiration de l'éco-  
358 système est contrôlée presque exclusivement par la température du sol.

359 Cai2010

---

6. pas tout à fait exact, certains organismes peuvent se développer uniquement avec du CO<sub>2</sub> et un apport d'énergie suffisant  
7. zone du sol impacté par les racines

360 Mesures in-situ, sécheresse court terme, plus chaud et plus sec (1an). Sensibilité à la  
361 température (Q10) identique l'année humide et l'année sèche. Dans les conditions plus  
362 chaude et plus sèche Cai observe une augmentation de la Respiration (plus forte que  
363 celle de la photosynthèse)

364 Stratck2006

365 Augmentation de la respiration suite à un abaissement du niveau de l'eau (8ans plus  
366 tôt).

367 Ballantyne2014

368 dans une expérimentation in-situ, montre une respiration de l'écosystème plus impor-  
369 tante quand le niveau de la nappe est bas que lorsque le niveau de la nappe est haut.  
370 L'expérimentation se fait sur un site dont l'abaissement de la nappe est effectif depuis  
371 longtemps (80 ans plus tôt) Même résultat que strack, donc effet présent même sur le  
372 long terme.

### 373 Facteurs contrôlant la production primaire brute

374 Si la diversité des réactions est moindre pour la photosynthèse, sa réponse aux va-  
375 riabiles environnementales à l'échelle de l'écosystème n'en est pas moins difficile à prédire.  
376 Comme pour la respiration, l'augmentation de la température augmente la vitesse de  
377 réaction (Cai2010). (**Réf needed**)L'effet d'une variation du niveau de la nappe est  
378 cependant moins évidente. La baisse du niveau de la nappe peut à la fois induire une  
379 augmentation de la PBB, notamment quand elle favorise la végétation vasculaire (Bal-  
380 lantyne2014). Mais elle peut également la diminuer, lorsqu'elle induit un stress hydrique  
381 important (Strack & Zuback 2013, Peichl 2014, Alm1999, Griffis2000, Weltzin2000)

### 382 Facteurs contrôlant l'ENE

383 On défini l'Échange Net de l'Écosystème (ENE) comme la différence entre la Pho-  
384 tosynthèse Primaire Brute (PPB) et la Respiration de l'écosystème (RE). Les facteurs  
385 contrôlants l'ENE sont donc les mêmes que ceux qui contrôlent ces 2 flux. Cependant  
386 l'effet d'un même facteur de contrôle peut être différent vis à vis de PPB et de RE

## 1.2. Flux de gaz à effet de serre et facteurs contrôlants

---

387 selon le contexte environnemental, que ce soit par rapport à la nature de l'effet ou son  
388 importance. Ainsi une variation de l'ENE peut parfois être contrôlée majoritairement  
389 soit par la PPB soit par la RE soit par les deux. Par exemple, une baisse du niveau  
390 de la nappe est souvent liée dans la littérature à une baisse de l'ENE. Cependant  
391 certains attribuent cette baisse à une augmentation de la Respiration (Aurela2013,  
392 Ballantyne2014, Alm1999, Ise2008, Oechel1993) quand d'autres l'attribue à une dimi-  
393 nution de la photosynthèse Sonnentag2010, Peicl2014. Enfin certains voient un effet à  
394 la fois de l'augmentation de la respiration et de la diminution de la photosynthèse  
395 (StrackZuback2013)

396 À noter un article intéressant (Lund2012) dans lequel, dans un même site une baisse  
397 du niveau de la nappe 2 années différentes entraînera une baisse de l'ENE dans les 2 cas,  
398 mais dans l'un des cas cette baisse est contrôlée par un augmentation de la respiration  
399 et dans l'autre cas cette baisse est contrôlée par une diminution de la photosynthèse.

400 Également un article de Ballantyne2014 qui lui ne note pas d'effet d'une baisse du  
401 niveau de la nappe sur l'ENE car l'augmentation de la respiration est compensée par  
402 une augmentation de la photosynthèse.

### 403 Facteurs contrôlant les flux de méthane

404 Le niveau de la nappe et la température semblent être les facteurs prépondérants du  
405 contrôle des flux de méthane

406 La prépondérance relative de ces différents flux, contrôlée par les conditions envi-  
407 ronnementales, va donc impacter le fonctionnement des tourbières. Soit elles stockent  
408 du carbone, en accumulant des matières organiques, et donc fonctionnent comme des  
409 puits ou soit elles relâchent du carbone et fonctionnent comme des sources.

410 L'étude individuelle de tel ou tel flux avec tel ou tel facteur contrôlant est nécessaire  
411 afin de comprendre ce qu'il se passe au niveau des processus. Il est tout aussi nécessaire  
412 d'arriver à intégrer l'ensemble de la complexité naturelle. C'est l'intérêt d'établir des  
413 bilans de carbone.

Tableau 1.3 – Vitesse apparente d’accumulation du carbon à long terme en gC m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup>

min – max	moyenne	référence
20 – 140	?	Mitra2005
?	18.6	Yu2009
	17.2	Gorham2012
	20	Jones2010
	16.2	Borren2004
	18.5	Packalen2014
	19.4	Vitt2000
	19	Turunen2004
5.74 – 129.31	33.66	Xing2015

### <sup>414</sup> 1.2.3 Bilans de carbone

<sup>415</sup> Le calcul d’un bilan de carbone à l’échelle d’un écosystème permet de détermi-  
<sup>416</sup> ner si l’équilibre (où le déséquilibre) des flux tend à stocker du carbone, le système  
<sup>417</sup> fonctionnant alors comme un puits, ou à libérer du carbone, le système fonctionnant  
<sup>418</sup> alors comme une source. Il existe différentes façons de réaliser le bilan de carbone d’une  
<sup>419</sup> tourbière que l’on peut séparer en deux approches principales. La première approche  
<sup>420</sup> consiste à utiliser l’archive tourbeuse pour estimer des vitesses d’accumulation de la  
<sup>421</sup> tourbe. Cette méthode permet d’étudier la fonction puits sur des temps long (derniers  
<sup>422</sup> millénaires) et de lier d’éventuels changements dans les vitesses d’accumulation à des  
<sup>423</sup> facteurs environnementaux. La seconde approche se base d’avantage sur des mesures  
<sup>424</sup> actuelles des différents flux afin d’étudier, sur des temps forcément plus court, l’évolu-  
<sup>425</sup> tion de la prépondérance puits/source d’un écosystème. Les deux approches sont donc  
<sup>426</sup> complémentaires.

### <sup>427</sup> passé

<sup>428</sup> long-term apparent rate of carbon accumulation (LORCA) datations + dry bulk  
<sup>429</sup> density + carbon content (Tableau 1.3)

<sup>430</sup> tableau LORCA ajouter colonne contexte (exple : 7 tourbières ombro-  
<sup>431</sup> trophe)

432 présent

433 Dans cette approche on estime les flux actuels de carbone entrant et sortant de  
434 l'écosystème afin de déterminer un bilan. Un certain nombre de flux de carbone sont  
435 présent au sein des écosystèmes terrestre (équation (1.1))

$$BCNE = \frac{dC}{dt} = \overbrace{PPB - Re}^{ENE} - F_{COD} - F_{COP} - F_{CH_4} - F_{CID} - F_{COV} - F_{CO} \quad (1.1)$$

436 — ENE : Échange Net de l'Écosystème

437 — PPB : Production Primaire Brute

438 — Re : Respiration de l'Écosystème

439 —  $F_{COP}$  : Flux de Carbone Organique Dissous

440 —  $F_{COP}$  : Flux de Carbone Organique Particulaire

441 —  $F_{CH_4}$  : Flux de Méthane

442 —  $F_{CID}$  : Flux de Carbone Inorganique Dissous

443 —  $F_{COV}$  : Flux de Composés Organique Volatils

444 —  $F_{CO}$  : Flux de Monoxyde de Carbone

445 Les bilans les plus complets réalisées sur les tourbières comprennent la partie ga-  
446 zeuse, dissoute...

447 Dans les tourbières, les flux de  $CO_2$  sont généralement les plus importants (**Réf**  
448 **needed**), puis les flux de  $CH_4$  et/ou de COD et enfin les flux de COP.

449 Pour estimer ces flux différentes techniques existent, notamment l'eddy covariance  
450 et les méthodes de chambre pour les flux de gaz.

451 D'autres méthodes, moins souvent utilisées, existent comme l'utilisation du ratio  
452 C :N (Kirk2015)

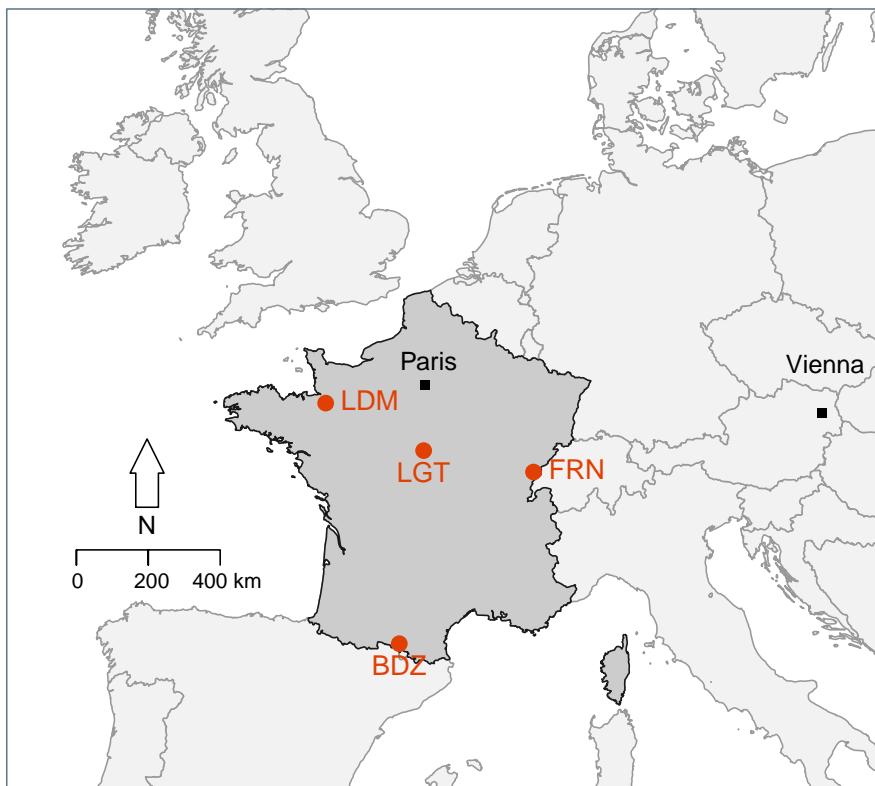
## <sup>453</sup> 2 Sites d'études et méthodologies employées

<sup>454</sup>

<sup>455</sup>	<b>2.1 Présentation de la tourbière de La Guette . . . . .</b>	<b>26</b>
<sup>456</sup>	<b>2.2 Autres sites du service national d'observation . . . . .</b>	<b>31</b>
<sup>457</sup>	<b>2.3 Mesures de flux . . . . .</b>	<b>32</b>
<sup>458</sup>	2.3.1 Présentation des méthodologies possibles . . . . .	32
<sup>459</sup>	2.3.2 Les mesures de CO <sub>2</sub> . . . . .	33
<sup>460</sup>	2.3.3 Les mesures de CH <sub>4</sub> . . . . .	35
<sup>461</sup>	2.3.4 Le calcul des flux . . . . .	36
<sup>462</sup>	<b>2.4 Facteurs contrôlants . . . . .</b>	<b>37</b>
<sup>463</sup>	2.4.1 acquisitions automatisées . . . . .	37
<sup>464</sup>		
<sup>465</sup>		
<sup>466</sup>		

## 2.1 Présentation de la tourbière de La Guette

Le site d'étude, la tourbière de La Guette, est l'un des quatre sites du service national d'observation des tourbières (SNOT) qui vise à étudier la fonction puits de carbone des tourbières tempérées notamment vis-à-vis des changements globaux.



BDZ: Bernadouze (1400 m), FRN: Frasne (840 m),  
LDM: Landemarais (155 m), LGT: La Guette (145 m)

FIGURE 2.1 – Site d'études SNO

La tourbière de La Guette est située à Neuvy-sur-Barangeon, en Sologne, ( $N\ 47^{\circ}19'44''$ ,  $E\ 2^{\circ}17'04''$ ) dans le département du Cher (Figure 2.1). Le site s'étend sur une surface d'une vingtaine d'hectare avec une géométrie relativement allongée 2.2. Cette surface la classe parmi les plus grandes de Sologne. L'épaisseur moyenne de la tourbe est de 80 cm avec des maximums locaux atteignant 180 cm. La tourbière de La Guette est probablement topogène (Réf needed), formée par l'accumulation d'eau de pluie dans une cuvette imperméabilisée par une couche d'argile issue d'alluvions de la rivière du même nom (La Guette). Les précipitations annuelles moyennes sur le site sont de 880 mm et

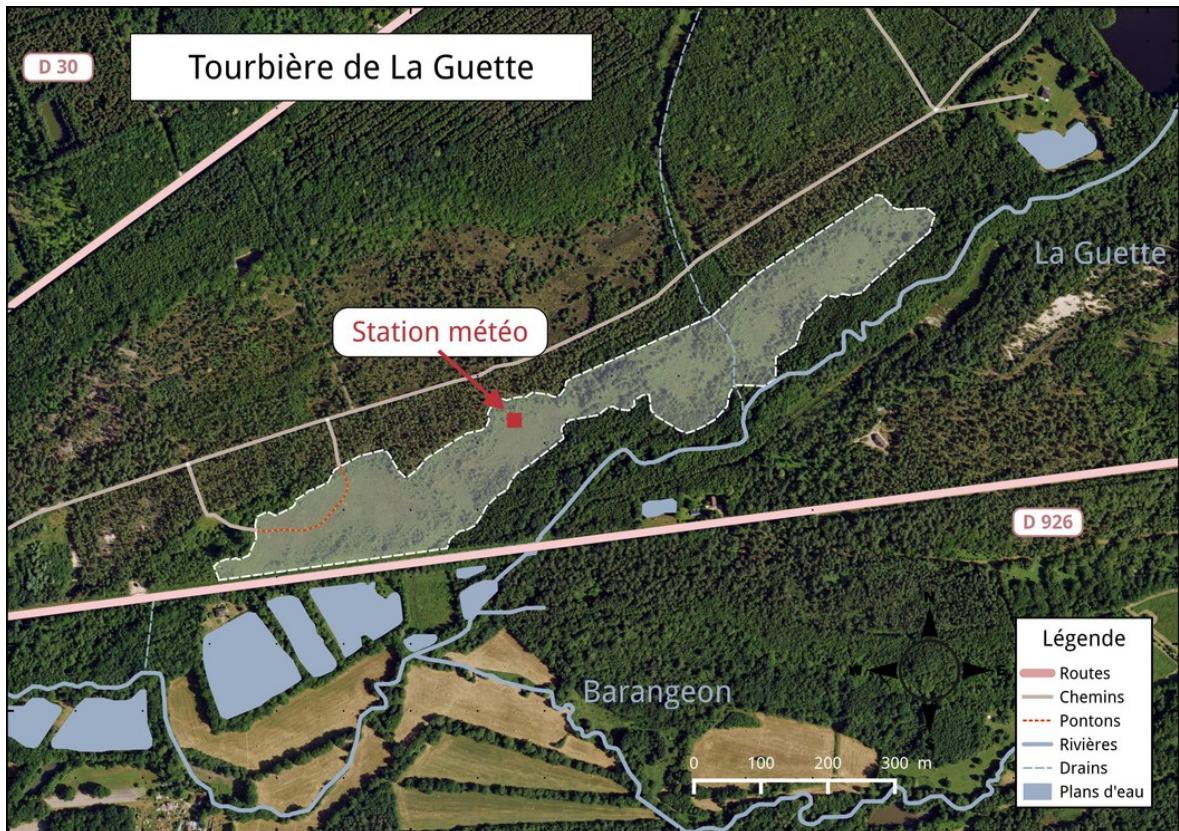


FIGURE 2.2 – Carte de la tourbière de La Guette

479 les températures moyenne annuelle de 11 °C. L'eau du site à une conductivité généralement inférieure à  $80 \mu\text{S m}^{-2}$  et un pH compris entre 4 et 5. Ces caractéristiques classe 480 la tourbière parmi les tourbières minérotrophes pauvres en nutriments (*poor fen*). Les 481 datations effectuées sur le site permettent de dire que les premiers dépôts tourbeux 482 remontent à environ 5 à 6000 ans.

484 Le site a subi un certain nombre de perturbations au cours de son existence. D'abord 485 la construction d'une route, avant 1945, qui coupe l'extrémité sud de la tourbière 486 favorisant son drainage. Le site est également brûlé par un incendie en 1976. En 1979 487 des pins noirs (*Pinus nigra*) sont plantés au nord du site. Enfin 2008 le récurage du 488 fossé de drainage bordant la route semble entraîner une augmentation significative des 489 pertes d'eau du système.

490 Ces perturbations, ou au moins une partie d'entre elles, ont probablement favorisé 491 l'envahissement du site par une végétation vasculaire, notamment arborée et composée 492 de pins (*Pinus sylvestris*) et de bouleaux (*Betula verrucosa* et *pubescens*). [Viel et al.](#)

## 2.1. Présentation de la tourbière de La Guette

---

493 (2015) a pu calculé, grâce à l'étude de photos aérienne, la vitesse de fermeture du site,  
494 entre 1945 et 2010, estimée à  $2020 \text{ m}^2 \text{ an}^{-1}$  avant l'incendie de 1976 et à  $3469 \text{ m}^2 \text{ an}^{-1}$   
495 après. La tourbière est également envahie de façon importante par la molinie bleue  
496 (*Molinia caerulea*) de la famille des *Poaceae* (Figure 2.3c). Leur présence favorisant la  
497 dégradation des matières organiques (Gogo *et al.*, 2011). Sont également présentes sur  
498 le site un certain nombre d'espèces caractéristiques des tourbières comme les sphaignes,  
499 principalement *Sphagnum cuspidatum* et *Sphagnum rubellum*, qui forment des tapis.  
500 Un tapis de sphaignes en cours de formation est visible sur la photo 2.3a. Sur cette  
501 même photo sont également visible des Linaigrettes à feuilles étroites (*Eriophorum*  
502 *angustifolium*), une plante de la famille des *Cyperaceae* caractéristique des marais et  
503 des landes tourbeuses (Rameau *et al.*, 2008). Des bruyères sont également présentes de  
504 façon importante sur le site avec notamment *Erica tetralix*, parfois appelée la Bruyère  
505 des marais, de la famille des *Ericaceae* (Figure 2.3b). De la même famille est présente  
506 sur le site, mais de façon moins omniprésente, la Callune (*Calluna vulgaris*). L'ensemble  
507 de ces espèces tendent à préférer les milieux riches en matières organiques et pauvres  
508 en nutriment (tela-botanica). D'autres espèces sont présentes sur ce site notamment,  
509 *Rhynchospora alba* de la famille des *Cyperaceae*, *Juncus bulbosus*(image annexe ?),  
510 de la famille de *Juncaceae*, et des Droséras, une plante insectivore, de la famille des  
511 *Droseraceae* (Annexe A, Figure 1a) .

512 Au cours des dernières années, les précipitations sont relativement différentes avec  
513 deux années plus sèche que la moyenne avant 2013 et deux années plus humide en 2013  
514 et 2014 (Figure 2.4). On observe également cette dualité au niveau du niveau de la  
515 nappe. Avant 2013 les étés sont marqués par des étiages important avec des baisses du  
516 niveau de nappe allant jusqu'à -60 cm en 2012 (Figure 2.5). Après 2013, les étiages  
517 sont beaucoup moins importants sur le site (Figure 2.6). Les variations inter-annuelles  
518 de la température moyenne de l'air semblent moins marquées. L'année 2011 est très  
519 proche de 2014 avec une température moyenne supérieure à 11 °C. De la même façon  
520 les années 2012 et 2013 sont très proche avec des température moyenne inférieure à  
521 10 °C.



(a) *Sphagnum – Eriophorum angustifolium*



(b) *Erica tetralix – Molinia caerulea*



(c) *Molinia caerulea*

FIGURE 2.3 – Végétation présente sur le site de La Guette, et suivie lors des campagnes de mesure.

## 2.1. Présentation de la tourbière de La Guette

---

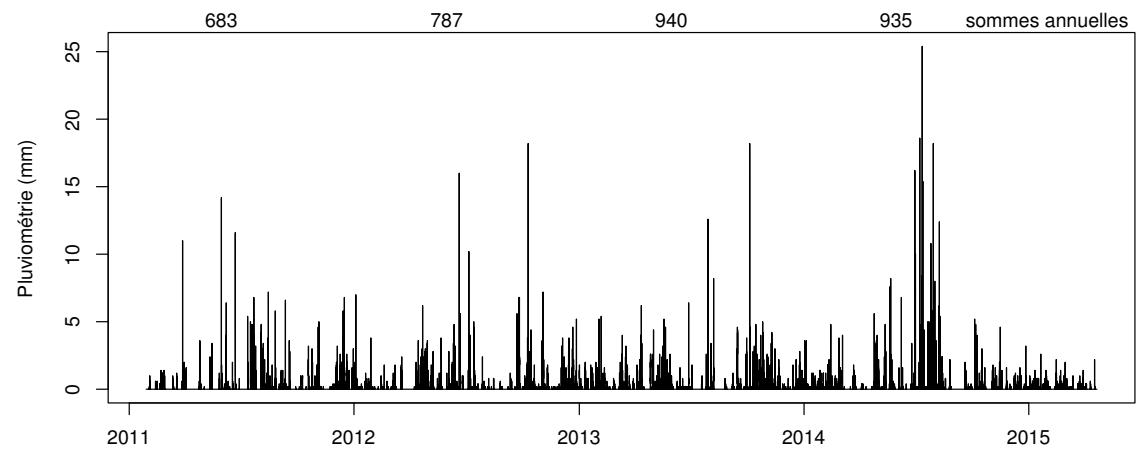


FIGURE 2.4 – Évolution du niveau de la pluviométrie, en mm, des années 2011 à 2014

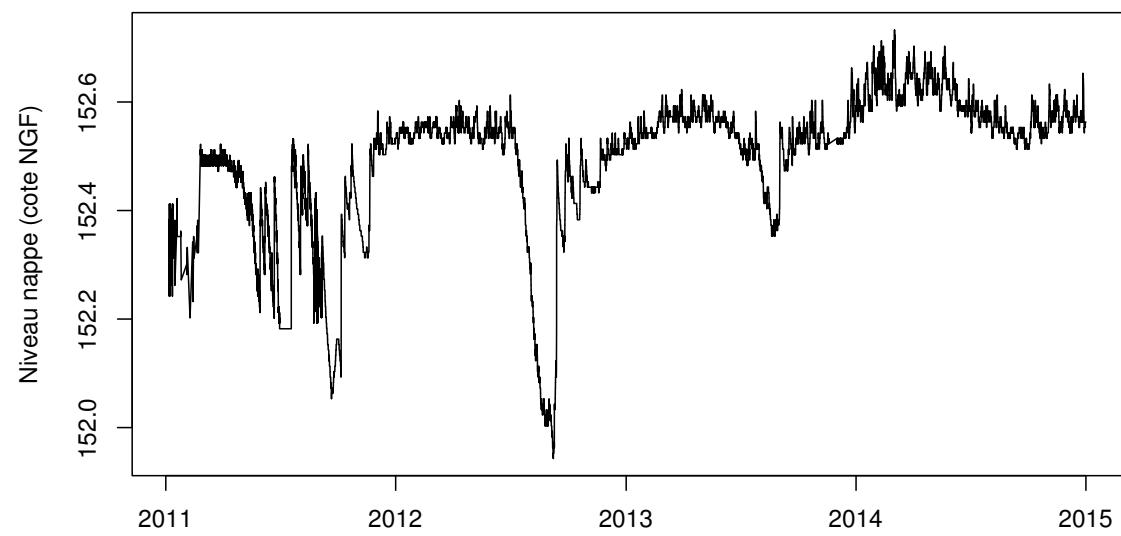


FIGURE 2.5 – Évolution du niveau de la nappe, en cm par rapport à la surface, des années 2011 à 2014

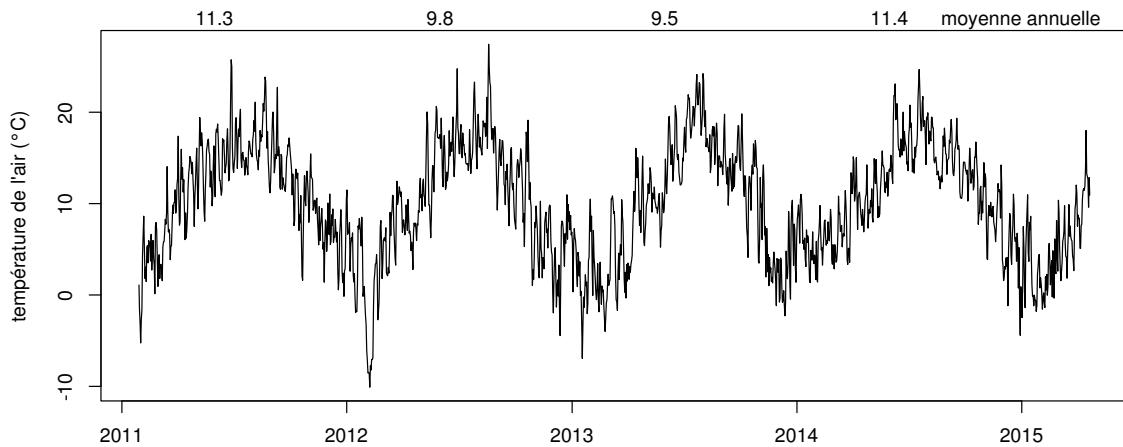


FIGURE 2.6 – Évolution de la température de l'air (en °C) des années 2011 à 2014

## <sup>522</sup> 2.2 Autres sites du service national d'obser- <sup>523</sup> vation

<sup>524</sup> Bien que moins étudiés, les autres sites du SNOT, Bernadouze, Frasne et Landemara-  
<sup>525</sup> rais ont également fait l'objet d'un suivi ponctuel en 2013. La tourbière de Bernadouze  
<sup>526</sup> est situé à 1400 m dans les Pyrénées, en Ariège (N 42°48'09'', E 1°25'24''). Elle est  
<sup>527</sup> relativement petite avec 3,75 ha seulement. La tourbière de Frasne est situé à 840 m  
<sup>528</sup> dans le Doubs et s'étend sur une surface de 98 ha. Enfin la tourbière de Landemarais  
<sup>529</sup> est située en Ille-et-villaine, à 154 m et s'étend sur 23 ha. les températures annuelles  
<sup>530</sup> moyennes sur ces trois sites sont respectivement de 6, 7,5 et 11 °C. les précipitations  
<sup>531</sup> annuelles étant de 1700, 1400, 870 mm.

<sup>532</sup> Au sein de ses sites de nombreuses mesures ont été effectuées et notamment des  
<sup>533</sup> mesures de flux de GES notamment le CO<sub>2</sub> et le CH<sub>4</sub>. La méthodologie utilisée pour  
<sup>534</sup> les mesurer étant transverse aux différentes expérimentations elle sera détaillée dans  
<sup>535</sup> ce chapitre.

## 536 2.3 Mesures de flux

### 537 2.3.1 Présentation des méthodologies possibles

538 De nombreuses techniques permettent de mesurer des flux de gaz, avec en premier  
539 lieu les méthodes de chambres.

540 Les chambres peuvent être ouvertes, c'est à dire que la mesure se fait lorsque le  
541 gaz à l'intérieur de la chambre à l'équilibre avec celui à l'extérieur, ou fermées, dans  
542 ce cas le gaz à l'intérieur de la chambre n'est pas à l'équilibre avec celui à l'extérieur.  
543 Elles peuvent également être dynamique, lorsqu'un système de pompe, permettant  
544 notamment de transporter le gaz jusqu'à l'analyseur, est présent. Ou statique si le  
545 système est sans flux artificiel.

546 Trois grandes techniques de chambre existent. D'abord les chambres **dynamiques**  
547 **ouvertes** qui se basent sur un état d'équilibre et mesurent une différence de concen-  
548 tration d'un gaz dont une partie passe par la chambre et l'autre non. Cette méthode  
549 nécessite un système de pompe et donc le passage d'un flux. Ensuite les chambres **dy-  
550 namiques fermées** qui mesurent l'évolution de la concentration du gaz au sein de la  
551 chambre à l'aide d'un système de pompe permettant l'envoi du gaz dans un analyseur  
552 externe. Enfin les chambres **statiques fermées** qui mesurent également l'évolution de  
553 la concentration du gaz au sein de la chambre sans qu'un système de pompe ne soit  
554 présent. Dans ce cas soit l'analyseur est présent dans la chambre, soit des prélèvements  
555 sont fait à intervalles réguliers puis analysés par la suite en chromatographie gazeuse.

556 Il faut noter que les dénominations anglaises de ces méthodes doit faire l'objet d'une  
557 attention particulière. *Closed chamber* par exemple est parfois utilisé pour se référer  
558 à l'état ou non d'équilibre, comme défini dans ce document, mais parfois également  
559 pour désigner les méthodes de chambre sans système de flux ce qui peut prêter à  
560 confusion [Pumpenan et al. \(2004\)](#). Souvent utilisées les dénominations *open/closed* et  
561 *dynamic/static* sont décrites dans [Luo et Zhou \(2006\)](#), une autre convention peut être  
562 rencontrée : *flow-through/non-flow-through* et *steady state/non-steady state* [Livingston](#)

563 et Hutchinson (1995)

564 Ces différentes méthodes ont divers avantages et inconvénients.

565 Ces méthodes sont souvent utilisées car elles ont un coût modeste, et sont très ver-  
566 satiles ce qui permet leur utilisation dans de nombreuses situations. D'autres méthodes  
567 plus globales existent comme les méthodes d'Eddy Covariance.

568 Les méthodes d'Eddy Covariance se base sur...

569 Comparaison entre les méthodes de chambre et les méthodes d'Eddy Covariance.

### 570 2.3.2 Les mesures de CO<sub>2</sub>

571 Toutes les mesures de CO<sub>2</sub> présentées par la suite ont été faite avec les mêmes ma-  
572 tériels et le même protocole. Les chambres utilisées sont en plexiglass et ont été conçue  
573 (LPC2E) et fabriquées (ISTO) au CNRS. Ce sont des chambres transparentes, cylin-  
574 drique, de 30 cm de diamètre et 30 cm de hauteur. Les mesures de CO<sub>2</sub> à proprement  
575 parler ont été faite à l'aide d'une sonde Vaisala CARBOCAP® GMP 343. La sonde est  
576 directement insérée dans la chambre ainsi qu'une sonde Vaisala HUMICAP® HMP 75  
577 mesurant d'humidité et la température dans la chambre.

578 Avant toute mesure, des embases sont installées sur le site. Ce sont des cylindres de  
579 PVC d'une hauteur de 15 cm insérés dans le sol sur 8 à 10 cm. La partie enterrée de ces  
580 cylindres ayant préalablement été percée d'une quarantaine de trou afin de minimiser  
581 les impacts de l'embase sur le développement racinaire et les écoulements d'eau.

582 Pour les raisons détaillée précédemment, la méthode mise en œuvre est celle de  
583 la chambre statique fermée, aucun système de pompe n'est donc utilisé. la chambre  
584 est posée sur l'embase, elle contient l'analyseur de CO<sub>2</sub> qui mesure la variation de  
585 la concentration en gaz au cours du temps. Un ventilateur de faible puissance est  
586 également présent à l'intérieur de la chambre afin d'homogénéiser l'air. 1 à 3 min de  
587 stabilisation sont nécessaires après la pose de la chambre afin d'éviter les effets pouvant  
588 y être liés. Ensuite l'enregistrement est lancé, avec l'acquisition toutes les 5 s pendant  
589 5 min de la concentration en CO<sub>2</sub>, de la température et de l'humidité. La mesure se  
590 déroule donc sur une période de temps relativement courte afin de minimiser le dés-

## 2.3. Mesures de flux

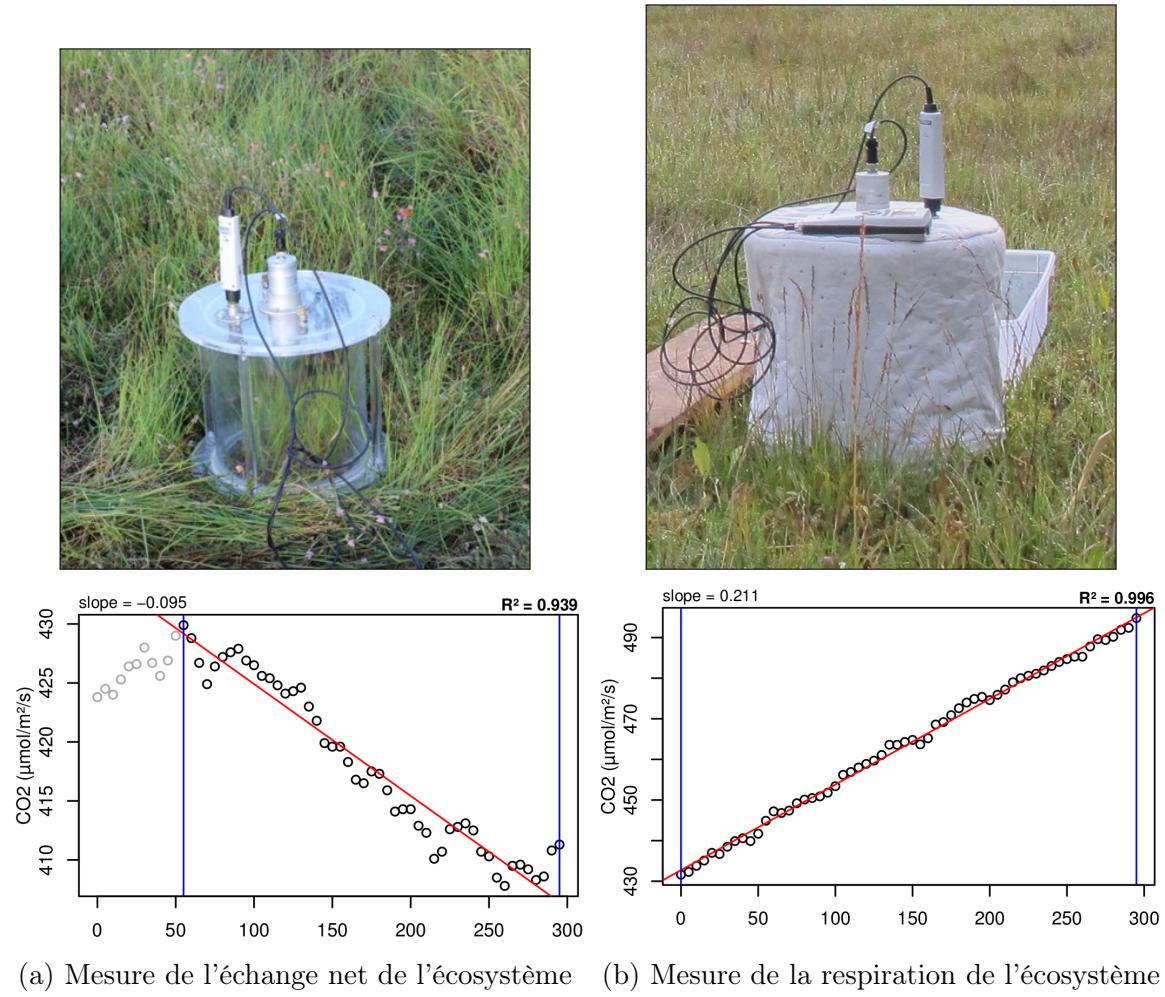


FIGURE 2.7 – Mesures de CO<sub>2</sub>

équilibre avec le milieu extérieur. Dans ce but les mesures ont parfois été manuellement raccourcies, 2 à 3 min d'acquisition, si une pente claire se dégageait rapidement. Ceci notamment lorsque les conditions météorologiques, chaudes et ensoleillées, laissaient supposer une différence rapidement importante vis-à-vis des conditions extérieures. Généralement, deux acquisitions de CO<sub>2</sub> sont faites à la suite sur une même embase. La première, avec la chambre transparente nue, permettant l'enregistrement de l'ENE (Figure 2.7-a). La seconde avec la chambre recouverte d'une chaussette de tissu occultant, isolant la chambre de la lumière, permettant d'interrompre la photosynthèse et donc d'enregistrer les respirations (RE) (Figure 2.7-b).

De nombreux écueils peuvent rendre une mesure inexploitable. D'abord le placement de la chambre, cela peut sembler trivial mais positionner la chambre au milieu d'herbacées et de bruyères n'est pas toujours évident. Plus anecdotiquement des sphaignes



FIGURE 2.8 – SPIRIT

603 gelées, recouvrant les bords de l'embase rendent la pose de la chambre difficile voire  
 604 impossible. Enfin selon l'heure de la journée des gradients de concentrations peuvent  
 605 être présent et augmenter localement les concentrations de CO<sub>2</sub> de façon importante  
 606 allant jusqu'à saturer la sonde.

607 Au vu du volume de données acquises et souhaitant garder l'intérêt de mesures  
 608 manuelles, à savoir le contrôle humain des flux et des conditions de mesure, il a été  
 609 nécessaire de développer un outil de traitement facilitant le contrôle et le calcul des flux.  
 610 Ceci afin d'éviter de recourir à des seuils arbitraires (typiquement une valeur de R<sup>2</sup>)  
 611 pour le contrôle qualité des données, mais également de permettre une reproductibilité  
 612 et un traçage des modifications effectuées sur les données brutes. (donner des exemples)  
 613 Ce travail est présenté dans l'annexe D.

### 614 2.3.3 Les mesures de CH<sub>4</sub>

615 Les mesures de CH<sub>4</sub> ont été réalisée avec une chambre aux caractéristiques similaires  
 616 à celles utilisées pour les mesures de CO<sub>2</sub> à l'exception de l'interface avec l'analyseur.

## 2.3. Mesures de flux

---

617 La méthode de la chambre dynamique fermée a été utilisée pour réaliser ces mesures,  
618 elle diffère donc légèrement de celle utilisée pour le CO<sub>2</sub> puisqu'elle nécessite la mise en  
619 oeuvre d'un système de pompe pour transporter le gaz jusqu'à l'analyseur. Les mesures  
620 de concentration en CH<sub>4</sub> ont été réalisée à l'aide du SPIRIT (Figure 2.8).

621 C'est un SPectrometre Infra Rouge In-situ Troposphérique développé par le LPC2E.  
622 La spectrométrie infra-rouge se base sur la mesure de l'absorption d'un rayonnement  
623 infrarouge par des molécules conduisant Cet instrument profite de l'expertise acquise  
624 par le laboratoire dans le domaine de la métrologie infra-rouge, notamment avec le  
625 développement de son ancêtre le SPIRALE (SPectroscopie Infra Rouge par Absorption  
626 de Lasers Embarqués). Plus petit et plus léger (100 kg), le SPIRIT a été développé  
627 en différentes versions, fonction des usages. Il existe actuellement une version sol et  
628 une version avion de l'appareil. Les capacités du SPIRIT sont principalement liées  
629 à deux éléments. Premièrement l'invention d'une cellule à réflexion multiple par le  
630 LPC2E ([Robert, 2007](#)), permettant d'adapter facilement la longueur du parcours op-  
631 tique en fonction de la concentration des gaz à mesurer. Deuxièmement l'utilisation de  
632 lasers à cascades quantique (QCL), dont la puissance permet d'augmenter le nombre  
633 de réflexion et la sensibilité des mesures d'absorption. Les QCL installés émettent sé-  
634 quentiellement dans le moyen infra-rouge (2,5 à 25 μm) (Choix dicté par l'absorbance  
635 à ces longueurs d'onde d'un grand nombre d'espèce d'intérêt et l'intensité importante  
636 des raies d'absorption.) et dans une fenêtre spécifique aux espèces que l'on souhaite  
637 mesurer. Après son émission, le laser est divisé en deux La première partie traverse  
638 une cellule de référence, contenant un gaz de concentration connue. La seconde partie  
639 traverse une cellule de mesure, contenant le gaz à mesurer. Les deux parties du laser  
640 débouchent finalement sur les détecteurs. Le fonctionnement détaillé du SPIRIT-sol  
641 est décrit dans [Guimbaud \*et al.\* \(2011\)](#).

### 642 2.3.4 Le calcul des flux

643 Que ce soit pour le CO<sub>2</sub> ou le CH<sub>4</sub>, le flux de gaz est calculé à l'aide de l'équation  
644 suivante :

$$F = \frac{dX}{dt} \times \frac{P}{R \times T} \times \frac{V}{S} \quad (2.1)$$

645       Avec :

646       F : le flux en  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$

647       X : la concentration en gaz mesuré en  $\mu\text{mol mol}^{-1}$

648       P : la pression atmosphérique en  $\text{kg m}^{-1} \text{s}^{-2}$

649       R : la constante des gaz parfait en  $\text{kg m}^2 \text{s}^{-2} \text{mol}^{-1} \text{K}^{-1}$

650       T : la température dans la chambre en K

651       V : le volume de la chambre en  $\text{m}^3$

652       S : la surface occupée par l'embase en  $\text{m}^2$

## 653      2.4     Facteurs contrôlants

654       Afin de déterminer l'impact de facteurs contrôlants sur ces flux, mesurer les flux  
 655       ne suffit pas il faut également mesurer les variables environnementales dont on pense  
 656       qu'elles seront des facteurs contrôlants important. La description des techniques et  
 657       matériels communs aux différentes expérimentations utilisées est développée ci-dessous.  
 658       Par contre leur mise en œuvre ou caractéristiques spécifiques, comme la fréquence des  
 659       mesures, sera décrite individuellement au niveau des parties détaillant chacune des  
 660       expérimentations.

### 661      2.4.1   acquisitions automatisées

662       Les paramètres météorologiques ont été mesurés, en un point, au centre de la tour-  
 663       bière (Figure 2.2)(carte ?) à l'aide d'une station d'acquisition Campbell installée sur le  
 664       site en 2008. Les variables ont été acquises à une fréquence horaire jusqu'au 20 février  
 665       2014 puis toutes les demi-heures par la suite. Les paramètres enregistrés sont la pres-  
 666       sion atmosphérique, l'humidité relative de l'air, la pluviométrie, l'irradiation solaire,  
 667       la vitesse et la direction du vent. (détail du matos ?). Cette même station à égale-

## 2.4. Facteurs contrôlants

---

668   ment permis l'acquisition de la température de l'air et de la tourbe à -5, -10, -20 et  
669   -40 cm. Installées à la même époque, quatre sondes **OTT?** de mesure du niveau de  
670   la nappe d'eau permettent le suivi du niveau de la nappe dans la tourbière.

# **3 Bilan de C de la tourbière de La Guette**

672

673	<b>3.1 Introduction</b>	40
674	<b>3.2 Procédure expérimentale et analytique</b>	40
675	3.2.1 Méthodes de mesure	40
676	3.2.2 Modélisation du bilan de C	42
677	<b>3.3 Résultats</b>	46
678	3.3.1 Évolution générale des flux et facteurs contrôlants sur la tour-	
679	bière de La Guette	46
680	3.3.2 Sélection des modèles	52
681	3.3.3 Le bilan de carbone de la tourbière de La Guette à l'échelle	
682	de l'écosystème	59
683	3.3.4 Variabilité spatiale du bilan	66
684	<b>3.4 Discussion</b>	68
685	3.4.1 Estimations des flux	68
686	3.4.2 Estimations des bilans	71
687	3.4.3 Sensibilité et limitations du bilan	71
688	3.4.4 Représentativité locale du modèle	72
689	3.4.5 Variation du bilan avec la végétation	72
690	3.4.6 perspectives	73
691		
692		
693		

## 694 3.1 Introduction

695 Parmi les écosystèmes tourbeux pour lesquels un bilan de carbone a été calculé,  
696 la majorité se situe dans les hautes latitudes, en Suède (Waddington et Roulet, 2000;  
697 Peichl *et al.*, 2014), en Finlande (Alm *et al.*, 1997), au Canada (Trudeau *et al.*, 2014),  
698 beaucoup plus rarement à nos latitudes, Bortoluzzi *et al.* (2006) à estimer le bilan  
699 de C d'une tourbière de montagne Jurassienne. Le premier objectif de ce chapitre est  
700 d'établir le bilan de C de la tourbière de La Guette. L'intérêt est double, d'une part  
701 car ce site est représentatif d'une grande partie des tourbières dans les perturbations  
702 qu'elle subie : son drainage et son envahissement par une végétation vasculaire (cf  
703 Chapitre 2). D'autre part sa position en basse latitude la place dans des conditions  
704 environnementale qui, sans être identiques, peuvent se rapprocher de celles que subiront  
705 d'autres écosystèmes tourbeux suite au réchauffement climatique. Le second objectif  
706 est de caractériser la variabilité spatiale de ces flux de GES à travers ce bilan de C.

## 707 3.2 Procédure expérimentale et analytique

### 708 3.2.1 Méthodes de mesure

#### 709 Mesures de flux de gaz

710 Les mesures des flux de CO<sub>2</sub> et de CH<sub>4</sub> ont été effectués en utilisant la méthode  
711 décrite dans la partie 2.3. En juin 2011, 20 placettes ont été installées<sup>1</sup> selon un échan-  
712 tillonnage aléatoire stratifié : La surface de la tourbière a été divisée selon une grille  
713 de 20 mailles et un point choisi aléatoirement dans chaque maille localise chaque pla-  
714 cette. Cette méthode permet de conserver un échantillonnage aléatoire tout en étant  
715 assuré d'avoir une représentativité homogène du site. Les placettes, délimitées par des

---

1. je remercie ici Sébastien Gogo pour avoir installé ces placettes sur le terrain avant même mon arrivée.

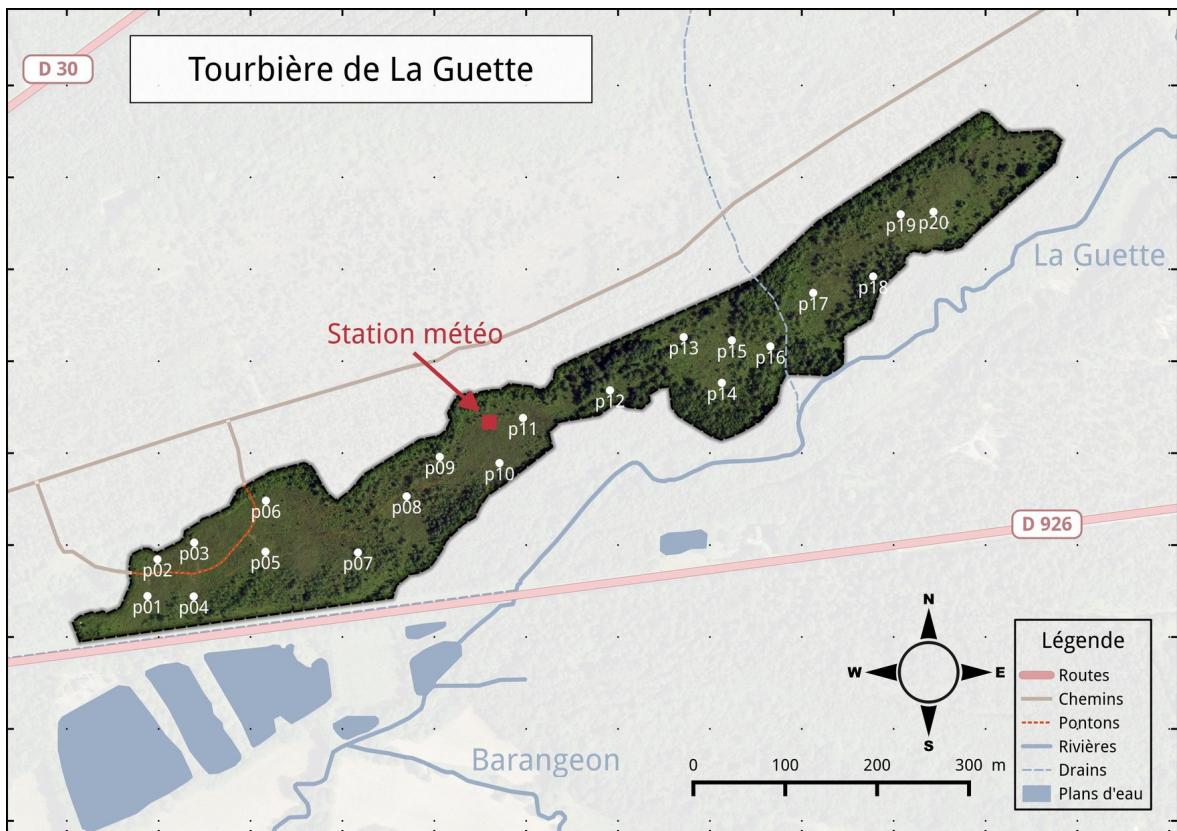


FIGURE 3.1 – Répartition des 20 placettes de mesures suivant un échantillonnage aléatoire stratifié.

716 piquets, occupaient une surface de  $4\text{ m}^2$  ( $2\times 2\text{ m}$ ), à l'intérieur de laquelle ont été ins-  
 717 tallé de façon permanente un piézomètre et une embase permettant la mesure des flux  
 718 de gaz. Usuellement les placettes sont séparées en groupes micro-topographique, ce qui  
 719 à l'avantage de permettre une distinction des capacités sources/puits relativement fine  
 720 mais qui à généralement l'inconvénient du placement proche des embases les unes des  
 721 autres. Elles peuvent également être séparées en zone dans la tourbière, haut-marais  
 722 par rapport à bas-marais, ou réhabilité par rapport à non-réhabilité. Afin de gagner  
 723 en représentativité spatiale, la taille du site le permettant, il a donc été décidé de po-  
 724 sitionner des placettes sur l'ensemble du site. De plus, du fait de l'omniprésence de  
 725 végétation vasculaire, et de la taille des chambres par rapport à la micro-topographie  
 726 une telle approche était difficile à mettre en oeuvre.

727 Les flux de gaz mesurés sont le  $\text{CO}_2$  et le  $\text{CH}_4$ . Des tests effectués sur la tourbière  
 728 ayant montré des émissions de  $\text{N}_2\text{O}$  nulle, ce gaz n'a pas été étudié. Les mesures de  $\text{CO}_2$   
 729 ont été effectuée de mars 2013 à février 2015, avec une fréquence quasiment mensuelle

### **3.2. Procédure expérimentale et analytique**

---

730 (20 campagnes, pour 24 mois de mesure). Quand aux mesures de CH<sub>4</sub> ont été effectuées  
731 avec une fréquence moindre (12 campagnes) principalement liée au difficulté de mise  
732 en oeuvre de l'instrument SPIRIT (lourd, difficilement transportable dans un milieu  
733 tourbeux).

734 Les facteurs contrôlant mesurés manuellement sont la pression atmosphérique, du  
735 PAR, des températures du sol à différentes profondeurs, de la végétation. Des pré-  
736 lèvements d'eau ont également été effectué chaque mois, une mesure du pH et de la  
737 conductivité dans cette eau a été réalisée sur le terrain après les mesures de flux puis les  
738 échantillons ont été congelés avant d'être analysé en terme de concentration de carbone  
739 dissous. Ces mesures nécessitant d'accéder aux placettes régulièrement, des planches de  
740 bois ont été utilisées comme pontons mobiles, la dispersion des placettes sur l'ensemble  
741 du site rendant impossible une installation plus permanente.

742 Les mesures automatiquement acquise via une station météo campbell sont la tem-  
743 pérature de l'air, température de la tourbe à -5, -10, -20 et -40 cm profondeur,  
744 vitesse et direction du vent, humidité relative de l'air, irradiation solaire, pression at-  
745 mosphérique.

#### **746 3.2.2 Modélisation du bilan de C**

##### **747 Estimation du bilan et variabilité temporelle**

748 Afin de calculer le bilan de carbone du site il est nécessaire d'établir des modèles  
749 des flux afin de pourvoir interpoler les données acquises mensuellement sur l'ensemble  
750 des deux années de mesure. Pour établir ces modèles empiriques les données acquises  
751 ont été moyennées par campagne de mesure. Ceci permettant, dans un premier temps,  
752 de s'affranchir de la variabilité spatiale des flux pour se concentrer sur la variabilité  
753 temporelle. Les relations entre flux et facteurs contrôlant ont ensuite été étudiées deux  
754 à deux.

755 La RE, et l'ENE sont mesurés directement sur le terrain. Cependant afin d'établir  
756 le bilan de C tout en gardant une discrimination entre flux d'entrée et de sortie la RE et

757 la PPB (obtenue grâce à l'équation  $PPB = ENE - RE$ ) ont été modélisé séparément.  
758 Les flux en phase gazeuse ont été modélisé en partant d'équations usuellement utilisées  
759 et dans lesquelles la température est le facteur contrôlant majeur. Puis les résidus<sup>2</sup> de  
760 ces modèles de base ont ensuite été étudiés en fonction des facteurs de contrôle restant.  
761 Dans le cas où une tendance est visible, le facteur est intégré.

762 Les modèles ont été comparés avec différents indicateurs, principalement Le R<sup>2</sup>, la  
763 NRMSE et l'AIC. Le R<sup>2</sup> est utilisé comme indicateur de la proportion de la variabilité  
764 des données expliquée par le modèle, sa valeur est comprise entre 0 et 1. La RMSE  
765 et sa normalisation par la moyenne NRMSE sont utilisés comme indicateur de l'écart  
766 entre les données mesurées et les données modélisées. L'AIC (Akaike...) permet de dé-  
767 terminer si l'amélioration d'un modèle suite à l'ajout d'un paramètre est suffisamment  
768 intéressante pour que ce modèle plus complexe soit utilisé.

769 La température a été choisie comme base de départ à la construction des modèles  
770 de RE et PPBsat, à la fois car c'est le facteur de contrôle le plus souvent invoqué et  
771 à la fois car les corrélations avec les flux étaient les plus forte. Concernant la respi-  
772 ration de l'écosystème, les températures utilisées dans la littérature sont variables. La  
773 température qui semble le plus utilisée est la température du sol à -5 cm (Ballantyne  
774 *et al.*, 2014)(Réf needed), même si d'autres, notamment la température de l'air et la  
775 température du sol à -10 cm le sont également régulièrement (Bortoluzzi *et al.*, 2006;  
776 Kim et Verma, 1992). Cette profondeur, -5 cm, est régulièrement utilisée car c'est  
777 dans la tourbe, proche de la surface qu'est produite la majorité du CO<sub>2</sub>. **production**  
778 **CO2 ? profils ?** C'est également à des profondeurs relativement faibles que se situent  
779 la majorité des racines (Réf needed) qui peuvent contribuer à la respiration du sol  
780 (**de l'écosystème ?**) pour 35 à 60 % (Silvola *et al.*, 1996; Crow et Wieder, 2005). La  
781 RE est estimée directement à partir des données acquises moyennées en partant de la  
782 température connue pour contrôler une grande partie de ce flux. Différents modèles ont  
783 été testés parmi les plus souvent utilisés (linéaire, exponentiel, arrhénius).

784 Pas de consensus clair émerge de la littérature quant aux facteurs prépondérants

---

2. Valeurs moyennes - Valeurs moyennes estimées

### **3.2. Procédure expérimentale et analytique**

---

785 dans le contrôle du CH<sub>4</sub>. La température, peut être utilisée ([Alm \*et al.\*, 1999; Bubier  
et al., 1995](#)), le niveau de la nappe ([Bubier \*et al.\*, 1993](#)) ou la végétation ([Bortoluzzi  
et al., 2006](#)).

788 Après cette phase de calibration, les facteurs de contrôle utilisés dans les modèles  
789 ont été évalué à l'aide de données indépendantes issues d'une autre expérimentation.

790 Cette dernière est également un suivi des mêmes flux de gaz, sur le même site pendant  
791 l'année 2014. Les méthodes de mesures des flux étant strictement identiques à celles  
792 utilisées pour établir le bilan de carbone. En revanche le positionnement des placettes  
793 est beaucoup plus standard avec 4 placettes dans une station en amont et 4 en aval  
794 (plus de détails dans l'annexe **XXX**). On ne parle pas ici de validation car les données  
795 utilisées bien qu'indépendante du jeu de données utilisé pour la calibration n'ont pas  
796 été acquise suivant un protocole identique, notamment au niveau de la répartition des  
797 embases sur le site.

798 Enfin les facteurs contrôlants ont été interpolés au pas de mesure de la station  
799 météo présente sur le site, c'est-à-dire à l'heure. L'interpolation étant soit une simple  
800 interpolation linéaire entre les données mensuelles, soit une relation avec les facteurs  
801 acquis par la station météorologique. À l'aide de ces interpolations et des équations les  
802 flux ont ensuite été recalculés, à l'échelle horaire, sur les 2 années de mesure puis les  
803 flux ont été sommés afin de calculer les bilans.

#### **804 Étude de la variabilité spatiale**

805 Deux approches ont été testées afin de caractériser la variabilité spatiale des flux et  
806 du bilan. La première consiste à calibrer par placette les modèles sélectionnés lors de la  
807 modélisation à l'échelle de l'écosystème. Cette opération permet ainsi calculer des flux  
808 par placette et éventuellement un bilan. L'inconvénient de cette méthode étant le faible  
809 nombre de points permettant la calibration des modèles conduisant éventuellement à  
810 une forte erreur sur l'estimation des paramètres voire à la non convergence des modèles.  
811 La seconde approche permet de palier en partie à ce souci en faisant des groupes de  
812 placette. Ces ensembles de placette ont été fait en regroupant les placettes ayant la

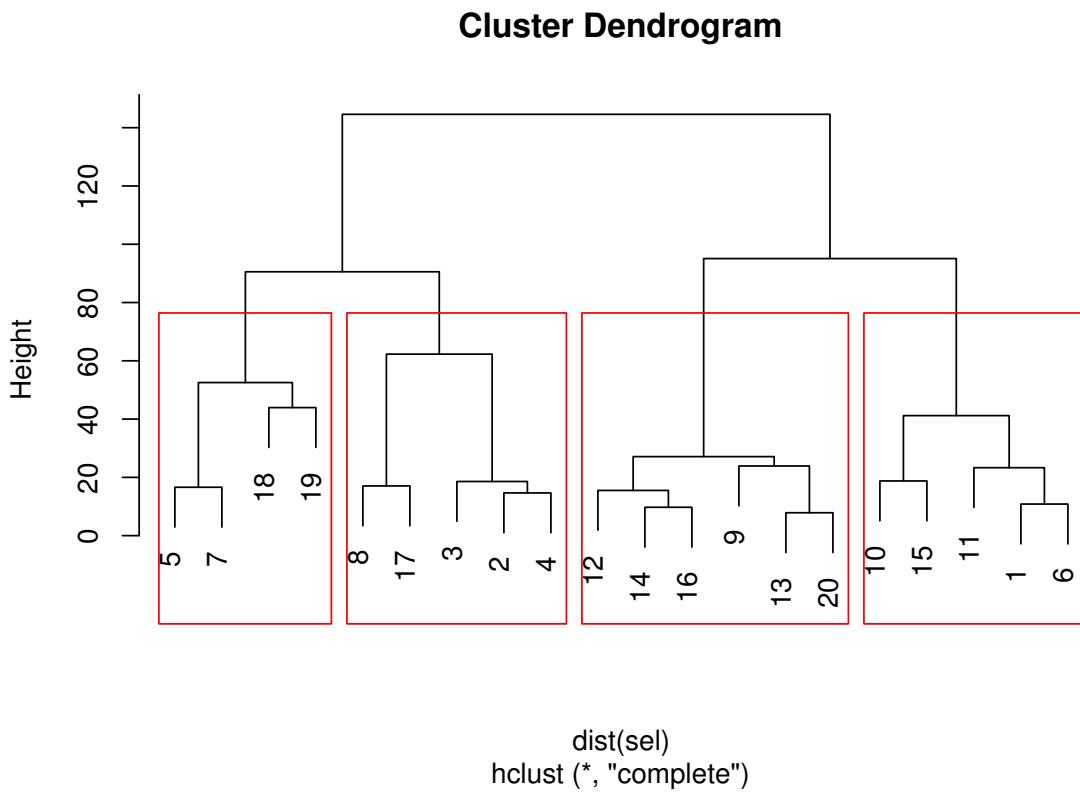


FIGURE 3.2 – Partitionnement des placettes en fonction de leur similarité en termes de composition végétale (pourcentage des strates muscinales, herbacées et arbustives)

composition végétale la plus proche. Ce choix se justifie par le fait que la végétation joue un rôle important tout en étant délicate à prendre en compte. La température, plus facile à mesurer et le niveau de la nappe, qui n'a que peu varié, semblait des choix moins pertinent. Le partitionnement a été fait via une classification hiérarchique et quatre groupes ont été déterminés (Figure 3.2).

### 3.3. Résultats

---

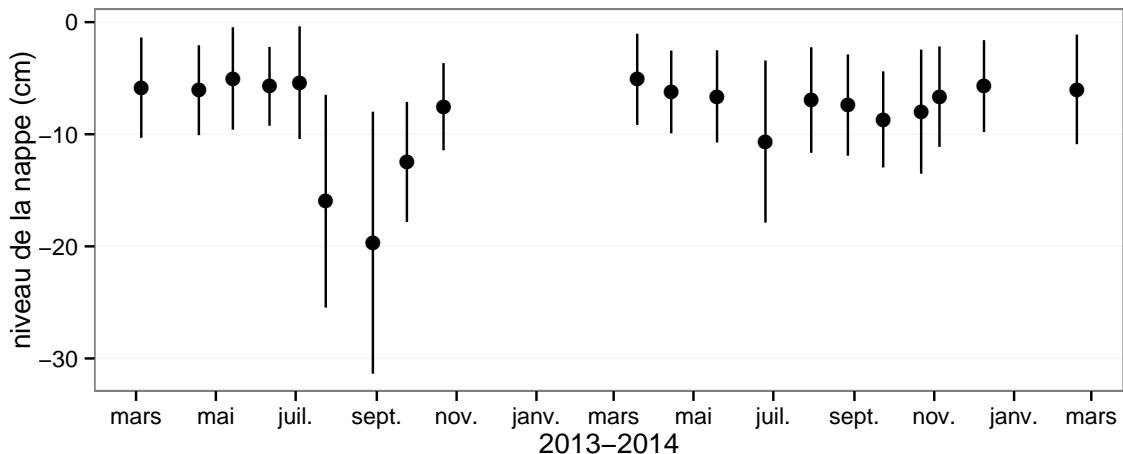


FIGURE 3.3 – Évolution du niveau de la nappe moyen des 20 embases mesuré pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015)

## 818 3.3 Résultats

### 819 3.3.1 Évolution générale des flux et facteurs contrôlants sur la 820 tourbière de La Guette

#### 821 Les Facteurs contrôlant

822 L'évolution du niveau de la nappe des 20 placettes, décrite dans la figure 3.3, est  
823 marquée par un étiage d'une vingtaine de centimètres en moyenne en 2013 et l'absence  
824 d'un étiage net en 2014 avec un niveau de la nappe moyen ne descendant que rarement  
825 sous la barre des  $-10\text{ cm}$ . Ces observations sont cohérentes avec la figure 2.5 représen-  
826 tant des données acquises à plus haute fréquence, et confirment la particularité de ces  
827 2 années vis-à-vis des précédentes qui présentent des étiages bien plus fort.

828 La température de l'air mesurée manuellement montre une variabilité saisonnière  
829 cohérente avec celle mesurées par la station météo. La variabilité saisonnière de la  
830 température est également visible dans le sol avec cependant un amortissement et une  
831 diminution de la variabilité avec la profondeur (figure 3.4)

832 La conductivité moyenne mesurée sur le site varie entre  $35$  and  $55 \mu\text{S m}^{-2} \text{s}^{-1}$  (fi-  
833 gure 3.5).

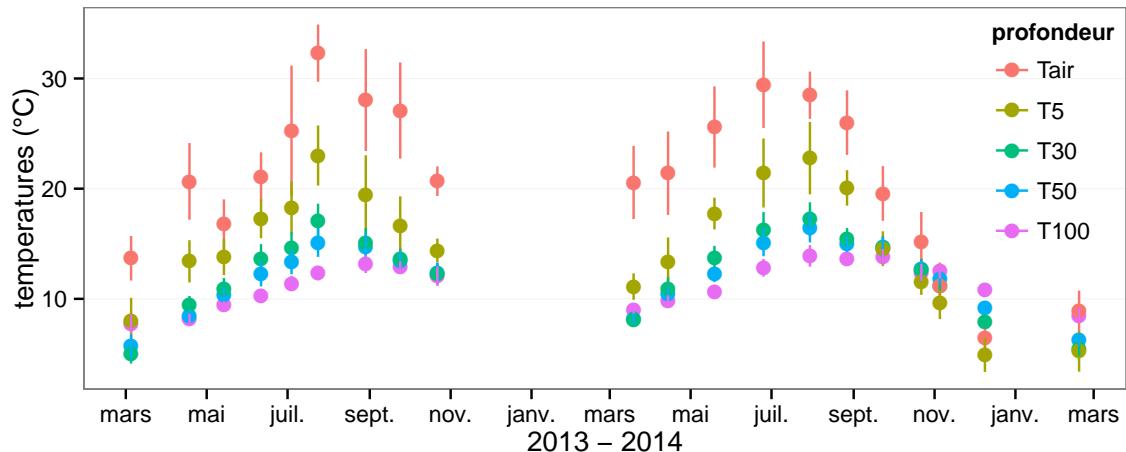


FIGURE 3.4 – Évolution des températures de l'air (Tair) et du sol à -5, -30, -50 et -100 cm (T5, T30, T50 et T100 respectivement) moyenne mesurée lors des campagnes de terrain de mars 2013 à février 2015

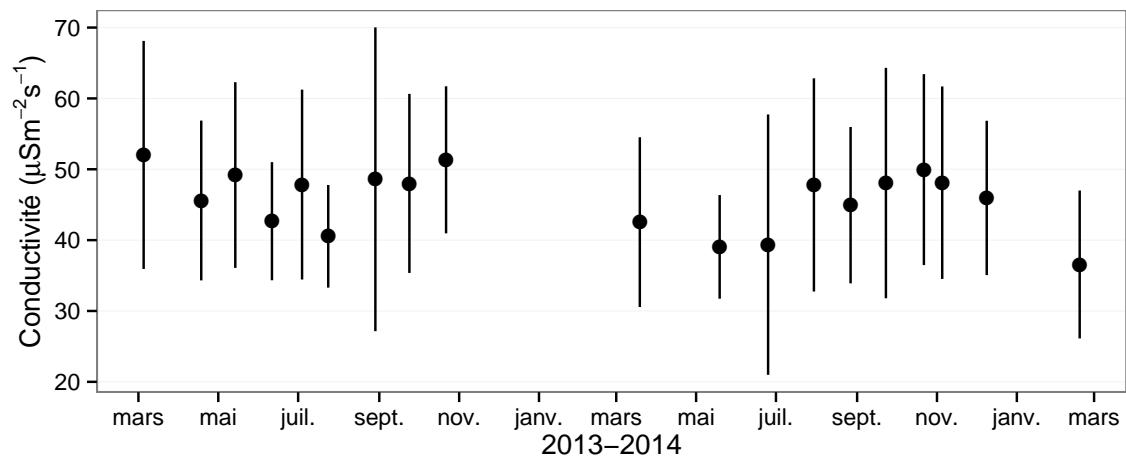


FIGURE 3.5 – Évolution de la conductivité pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015)

### 3.3. Résultats

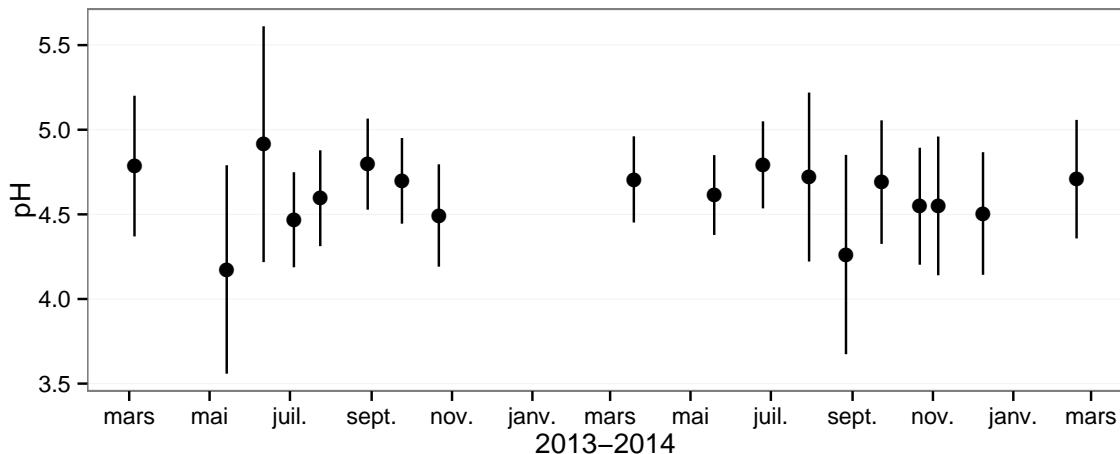


FIGURE 3.6 – Évolution du pH pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015)

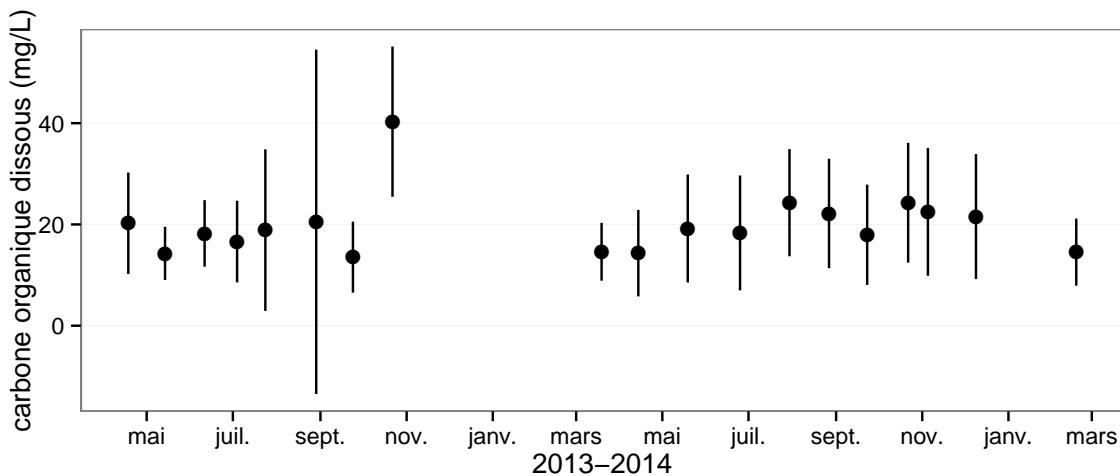


FIGURE 3.7 – Évolution de la concentration en carbone organique dissous dans l'eau du sol pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015)

834 En moyenne le pH mesuré sur la tourbière de La Guette est compris entre 4 et 5  
835 (figure 3.6). Ces valeurs sont cohérentes avec la classification *poor-fen* du site .

836 La concentration en carbone organique dissous présente dans l'eau de la tourbière  
837 est compris en moyenne entre 10 et 30 mg L<sup>-1</sup> (figure 3.7).

#### 838 Les flux de carbone

839 L'ensemble des mesures de CO<sub>2</sub> s'étendent de mars 2013 à février 2015. Cependant de novembre 2013 à février 2014 les mesures ont été interrompues suite à des  
840 pannes/cassages matériels. Malgré cela les périodes les plus critiques, notamment la  
841



FIGURE 3.8 – Évolution du niveau de PPB, RE et ENE pendant la période de mesure. Moyenne des 20 embases de mars 2013 à février 2015.

### 3.3. Résultats

---

842 saison de végétation, ont pu être mesurées pour les 2 années, permettant d'avoir une  
843 vision correcte/globale de chacune d'elle. À noter également que pour l'ensemble des  
844 flux, la déviation standard augmente avec les valeurs mesurées.

845 En 2013, les valeurs de la PPB augmentent au printemps et une partie de l'été  
846 avec un maximum de  $12,80 \pm 4,91 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  atteint fin juillet, avant de diminuer  
847 à partir d'août. En 2014 le maximum de PPB,  $13,16 \pm 4,70 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , est atteint  
848 en juin, soit plus tôt que l'année précédente. Puis pendant l'été et l'automne les va-  
849 leurs décroissent jusqu'à être proche de 0. En moyenne les valeurs de la PPB sont de  
850  $7,12 \pm 5,19 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  en 2013 et de  $6,56 \pm 4,72 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  en 2014 (Figure 3.8a).

851 La RE en 2013 augmente pendant le printemps et une partie de l'été, elle atteint  
852 un maximum de  $9,43 \pm 3,48 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  en juillet avant de diminuer. En 2014 la RE  
853 atteint, comme la PPB, son maximum plus tôt, en juin à  $7,83 \pm 2,55 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  avant  
854 de décroître jusqu'en hiver pour approcher des valeurs nulles. La moyenne annuelle de  
855 RE en 2013 est de  $4,27 \pm 3,16 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , ce qui est légèrement supérieure à celle de  
856 2014 :  $3,63 \pm 2,56 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  (Figure 3.8b).

857 Concernant l'ENE, en 2013 elle augmente jusque  $5,19 \pm 4,51 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , son  
858 maximum en juin, avant de diminuer jusqu'à la fin de l'année. Cependant, cette baisse  
859 est moins homogène que celle des deux flux précédents, avec notamment une augmenta-  
860 tion de l'ENE entre juillet et août 2013. Ceci étant, il faut également noter les valeurs  
861 importantes de la déviation standard particulièrement en juin et en août. En 2014,  
862 l'ENE maximum est atteinte en juillet avec  $5,79 \pm 2,77 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  avant qu'elle ne  
863 décroisse. Cette baisse est cependant plus homogène qu'en 2013. les moyennes de l'ENE  
864 en 2013 et 2014 sont très proches et sont respectivement de  $2,85 \pm 3,05 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$   
865 et  $2,93 \pm 2,77 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  (Figure 3.8c).

866 Le CH<sub>4</sub> comme le CO<sub>2</sub> montre une variabilité saisonnière importante, cependant  
867 les flux mesurés sont un ordre de grandeur en dessous de ceux mesurés pour le CO<sub>2</sub>  
868 (Figure 3.9). À l'inverse de ce dernier, l'importance des flux de CH<sub>4</sub> mesurés en 2013 et  
869 2014 est différente. En 2013 les flux sont moins importants qu'en 2014 avec des maximum  
870 de  $0,078$  et  $0,196 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  respectivement.

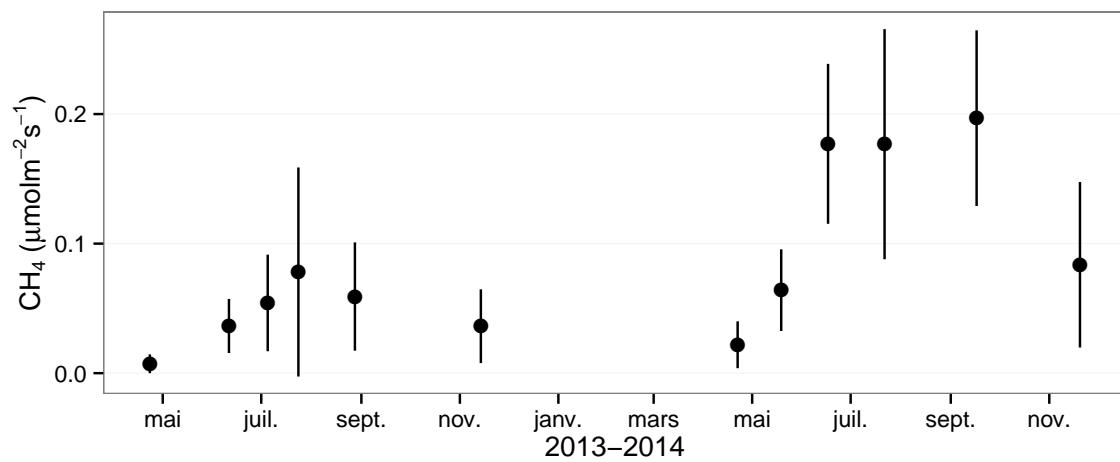


FIGURE 3.9 – Évolution des flux de méthane moyen (N ?) pendant la période de mesure (mars 2013 – février 2015)

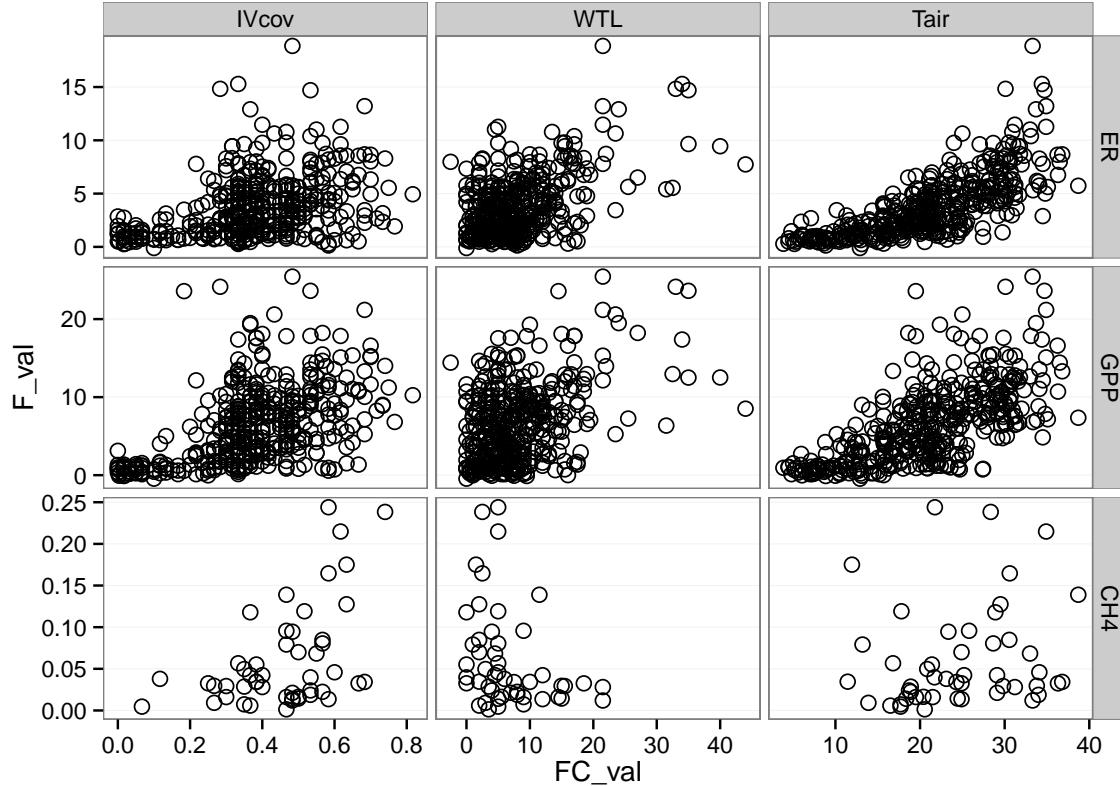


FIGURE 3.10 – Relations entre les flux de gaz et une sélection de facteurs contrôlant

### 3.3. Résultats

---

#### 871 Les relations flux gazeux et facteurs contrôlant

872 Comme précisé précédemment, le niveau de la nappe n'a que peu varié pendant les  
873 deux années de mesures. De ce fait aucune relation claire ne se distingue entre les flux  
874 et le niveau de la nappe que ce soit pour le CO<sub>2</sub> (PPB et RE) ou le CH<sub>4</sub> (Figure 3.10).  
875 La PPB et la RE présentent cependant des relations avec la température de l'air, et  
876 l'indice de végétation, même si pour ce dernier les tendances sont moins évidentes,  
877 particulièrement pour la RE. Le CH<sub>4</sub> quant à lui ne présente pas de relation avec la  
878 température de l'air, mais une tendance exponentielle est visible vis-à-vis de l'indice  
879 de végétation. (**CH<sub>4</sub> et Température dans la tourbe ?**)

#### 880 3.3.2 Sélection des modèles

##### 881 La Production Primaire Brute

882 L'estimation de la PPB se fait en deux étapes. Dans un premier temps on estime le  
883 potentiel maximum de photosynthèse à un instant donné dans des conditions de lumière  
884 saturante (PPBsat). Ce potentiel peut varier avec les conditions environnementales et  
885 a été déterminé en utilisant l'équation de ([June et al., 2004](#)) qui relie la vitesse de  
886 transport des électrons photosynthétiques à lumière saturante à la température :

$$PPBsat = a * \exp\left(\frac{T_{air} - b}{c}\right)^2 \quad (3.1)$$

887 Avec a la vitesse de transport des électrons photosynthétique à lumière saturante, b  
888 la température optimale pour ce transport et c la différence de température à laquelle  
889 à laquelle PBBsat vaut e<sup>-1</sup> de sa valeur à la température optimale. À partir de ce  
890 potentiel à lumière saturante, la PPB est estimée en prenant en compte la lumino-  
891 sité. On utilise l'équation 3.2 proposée par ([Bubier et al., 1998](#)) et régulièrement et  
892 majoritairement utilisée ([Bortoluzzi et al., 2006; Worrall et al., 2009](#)) :

$$PPB = \frac{PPBsat * a * PAR}{PPBsat + a * PAR} \quad (3.2)$$

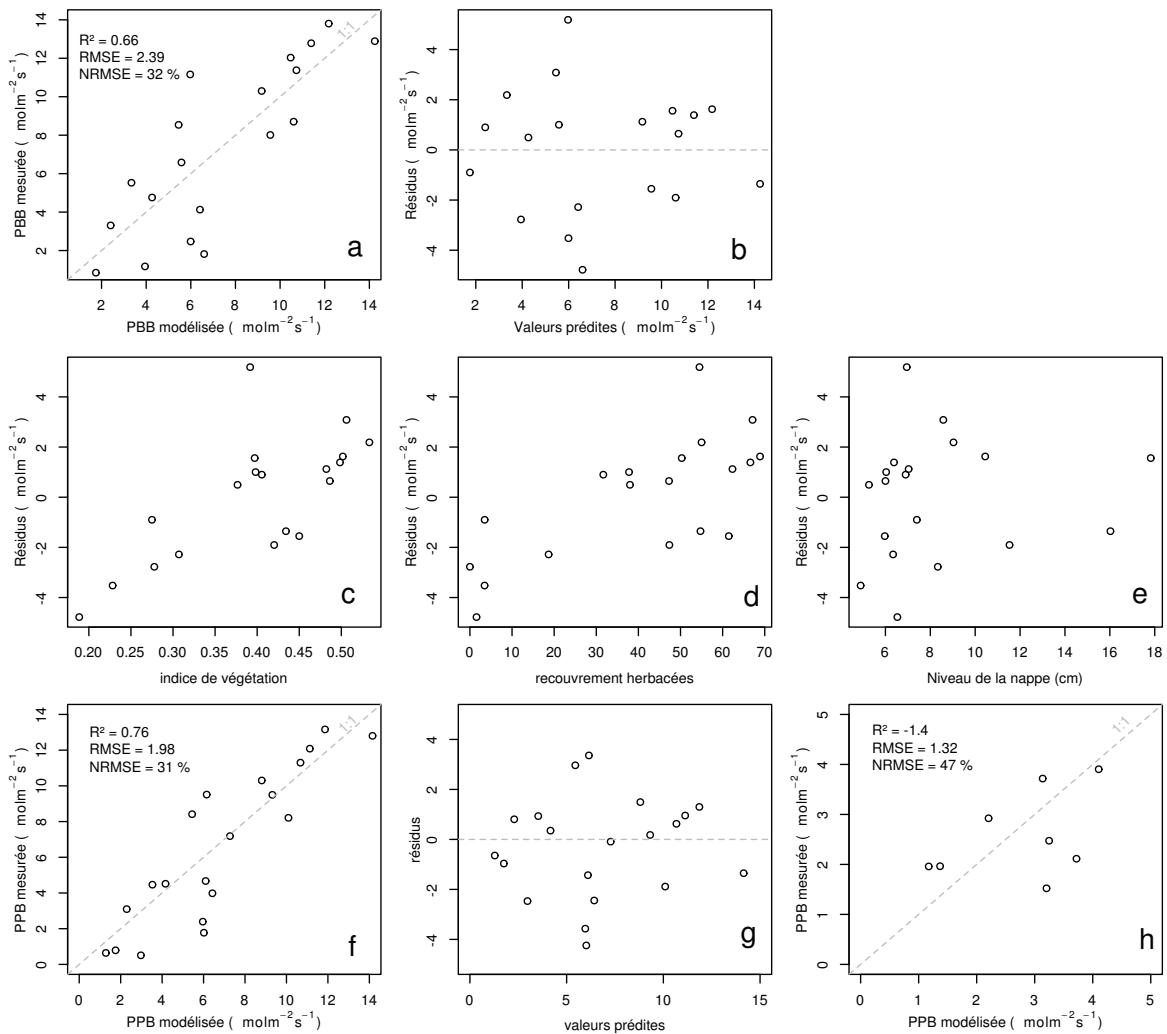


FIGURE 3.11 – PPBsat modèles Tair utilisant l'équation 3.1

### 3.3. Résultats

---

L'utilisation de l'équation de June seule, avec la température de l'air comme variable explicative de la PPBsat, permet d'expliquer 66 % des variations observées avec une erreur standard de l'estimation de 32 % (Figure 3.11-a). Les résidus de ce modèle se répartissent de façon relativement homogène et non biaisée (Figure 3.11-b). Corrélés avec l'indice de végétation IV, ils présentent une tendance linéaire croissante (Figure 3.11-c). On observe la même tendance avec le recouvrement de la strate herbacée avec une dispersion des points plus importante (Figure 3.11-d). Par contre aucune tendance particulière n'est visible vis-à-vis du niveau de la nappe (Figure 3.11-e) Le recouvrement des sphaignes (non présenté) ne montre également, aucune tendance avec les résidus de cette équation. La PPB calculée à partir de l'équation 3.1 montre une erreur standard de 31 %, du même ordre de grandeur que celle de PPBsat (Figure 3.11-f) et les résidus se répartissent de façon relativement homogène et non biaisée (Figure 3.11-g). Cependant l'évaluation du modèle sur les données de tests montre une erreur standard de l'estimation plus forte qui atteint 47 % (Figure 3.11-h). Par ailleurs une forte incertitude est présente concernant l'estimation des paramètres qui ont tous une erreur standard importante, parfois plus importante que la valeur du paramètre, et une faible significativité (Tableau 3.1). Afin de prendre en compte la tendance linéaire entre les résidus et l'indice de végétation (IV) le modèle est adapté pour y intégré une fonction linéaire de la végétation :

$$PPBsat = (a * IV + d) * \exp\left(\frac{T - b}{c}\right)^2 \quad (3.3)$$

Cette nouvelle équation permet d'expliquer une part plus importante des variations de PPBsat ( $R^2 = 0,85$ ) et augmente la proximité entre les données mesurées et les données modélisées : l'erreur standard diminue à 21 %. (Figure 3.12-a). Les résidus de cette équation semblent répartis de façon moins homogène que précédemment. On observe notamment un resserrement des points autour de zéro à l'exception d'un point de valeur supérieur à 4. Le biais reste malgré tout léger au regard de l'amélioration apportée. Aucune tendance claire ne se dégage des résidus lorsqu'ils sont mis en relation avec des facteurs contrôlant tel que les recouvrements végétaux (sphaignes, herbacées),

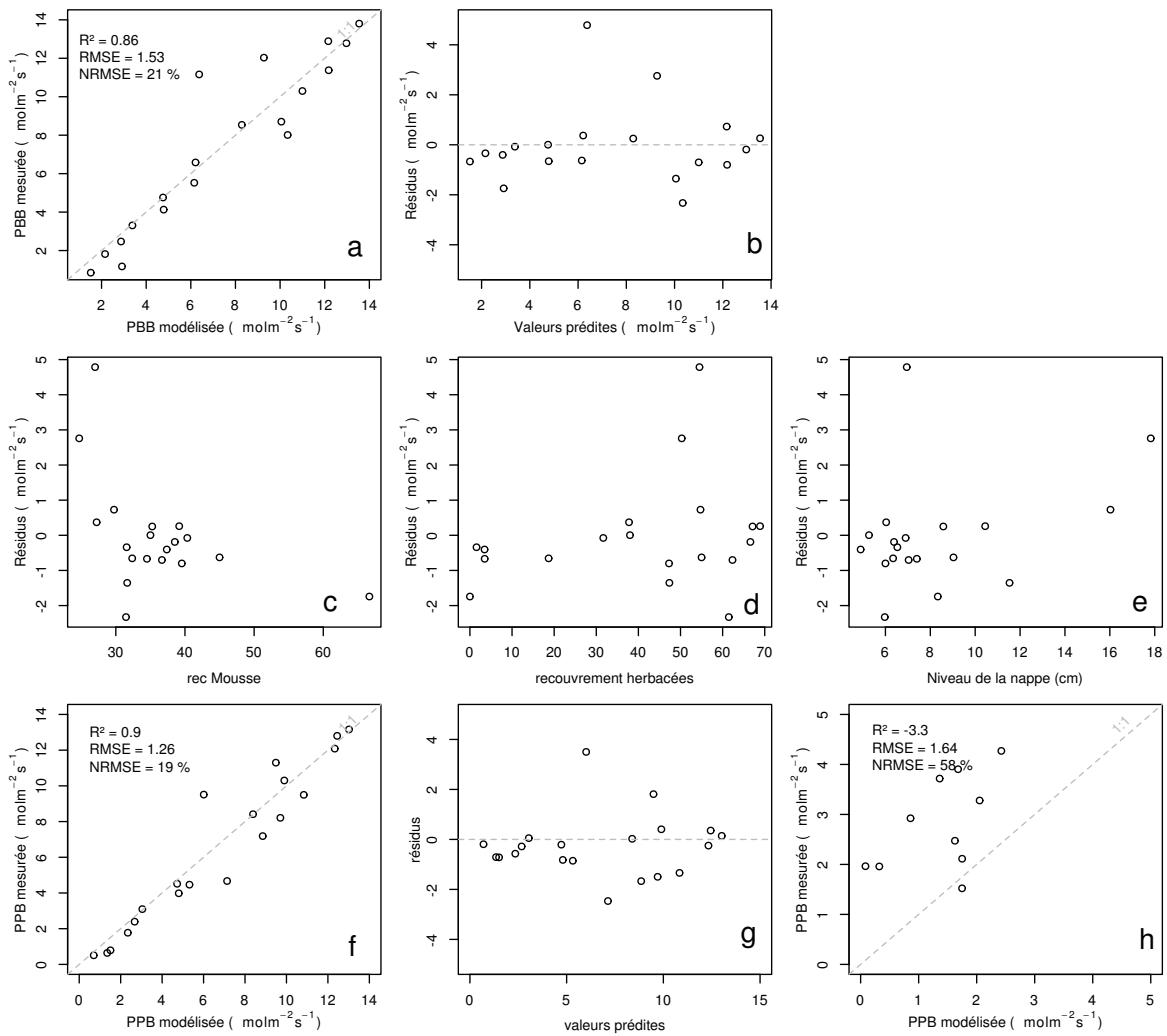


FIGURE 3.12 – PPBsat modèles Tair utilisant l'équation 3.3

### 3.3. Résultats

---

ou le niveau de la nappe (Figure 3.12-c,d,e). Comme précédemment, l'erreur standard de la PPB, de 19 %, est du même ordre de grandeur que celle de PPBsat. Pour PPBsat comme pour PPB l'erreur standard diminue donc avec l'ajout de l'indice de végétation lors de la calibration. En revanche, l'évaluation sur les données de test de ce dernier modèle montre une erreur importante (58 %), supérieure à celle du modèle ne prenant pas en compte la végétation. Cette évaluation montre également une tendance importante à sous-estimer les valeurs mesurées. Néanmoins ce modèle intégrant la végétation permet de diminuer de façon importante l'erreur standard associée à l'estimation des paramètres de l'équation. Dans la suite du texte le modèle permettant d'estimer la PPB à partir des équations 3.1 et 3.2 sera nommé PPB-1 et celui utilisant les équations 3.3 et 3.2 sera nommée PPB-2.

### 931 La Respiration de l'Écosystème

932 L'estimation de la RE s'effectue avec l'équation :

$$RE = a * \exp(b * T) \quad (3.4)$$

933 La température de l'air utilisée dans un modèle exponentiel permet d'expliquer une  
934 grande partie, 90 %, des variations de la respiration de l'écosystème avec une erreur  
935 standard de 18 % (Figure 3.13–a). Les résidus de cette équation semblent répartis de façon  
936 non-biaisée, pas de tendance dans le nuage de point (Figure 3.13–b). L'évaluation de  
937 ce modèle montre une erreur standard de 35 % avec une tendance à sous-estimer les  
938 valeurs mesurées. Une légère tendance, moins claire que pour la PPBsat, est visible  
939 entre les résidus et l'indice de végétation ainsi qu'avec le recouvrement de la strate  
940 herbacée. Très souvent utilisée, la température à -5 cm donne des résultats proche  
941 mais moins bons notamment avec une hétéroscédasticité des résidus (**Fig Annexe ?**).  
942 On adapte l'équation 3.4 pour intégrer le signal de végétation :

$$RE = (a * IV + c) * \exp(b * T) \quad (3.5)$$

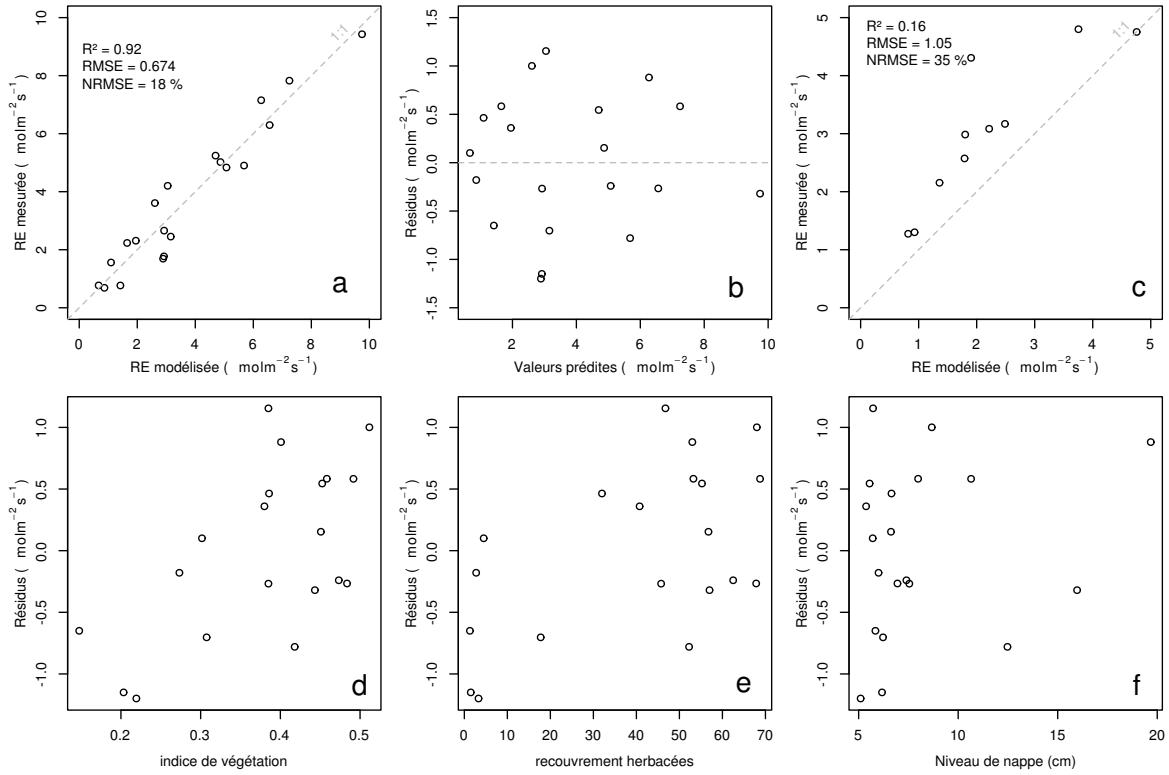


FIGURE 3.13 – RE modèles avec Tair

$$RE = (a * H + c) * \exp(b * T) \quad (3.6)$$

943 Les calibrations de ces nouvelles équations sont présentées dans la figure 3.13-a,b et  
 944 3.13-d,e respectivement. Dans les deux cas, l'erreur diminue pour avoisiner 13 %, avec  
 945 des résidus qui se répartissent de façon non-biaisée. L'évaluation de ces deux équations  
 946 montre cependant des différences : D'un côté l'équation 3.5 ne permet pas de diminuer  
 947 l'erreur standard qui vaut 34 %, et est donc très proche des 35 % calculé pour l'évalua-  
 948 tion du modèle n'intégrant pas la végétation. De l'autre l'évaluation de l'équation 3.6  
 949 montre une erreur standard plus faible s'établissant à 23 %. Les paramètres des diffé-  
 950 rentes équations sont présentés dans le tableau 3.1, les modèles RE-1, RE-2, et RE-3  
 951 correspondent respectivement aux équations 3.4, 3.5 et 3.6. À l'inverse de la PPB les  
 952 paramètres des modèles de la RE ont, à l'exception du paramètre c du modèle RE-2,  
 953 une significativité importante et une erreur standard faible.

### 3.3. Résultats

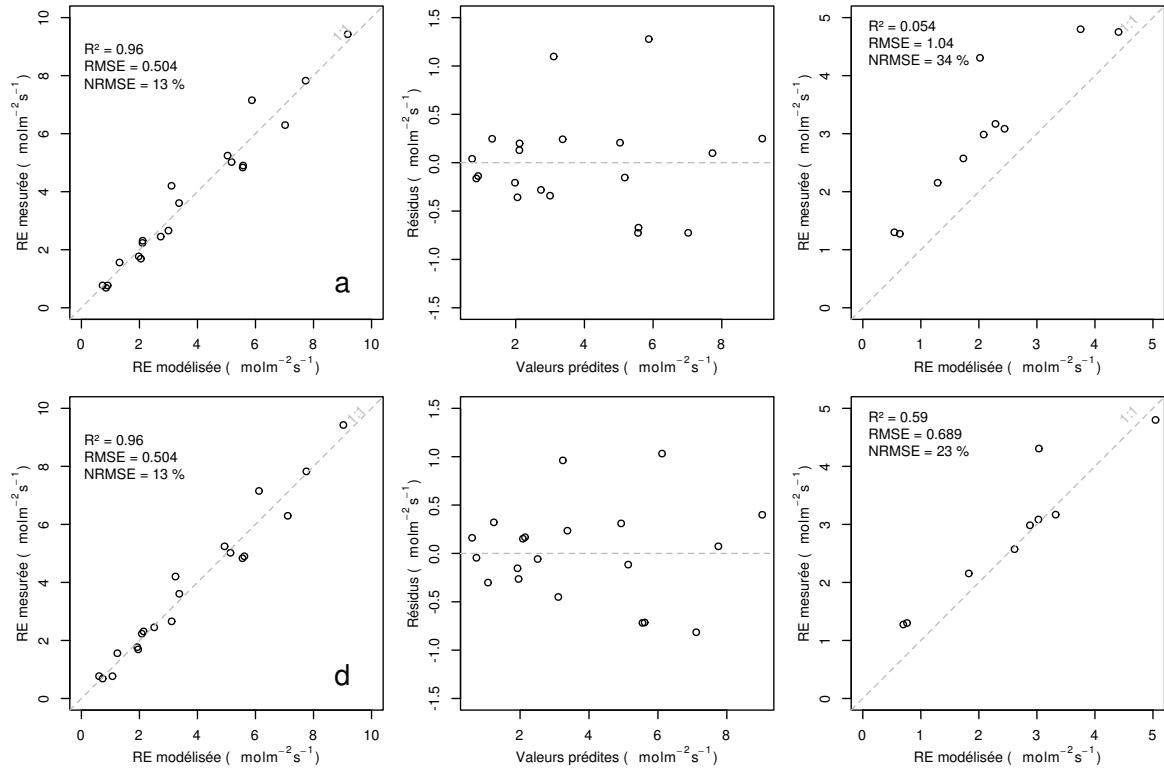


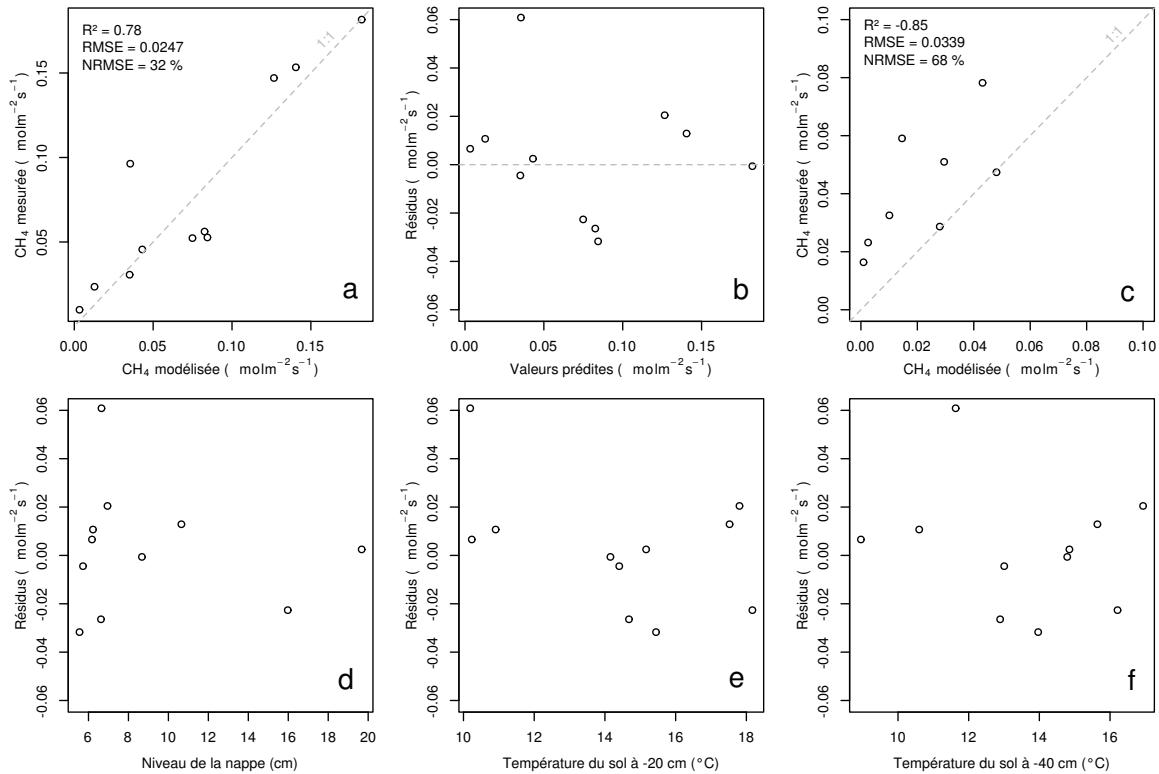
FIGURE 3.14 – RE modèles avec Tair

#### 954 Le flux de CH<sub>4</sub>

955 Les relations entre les facteurs contrôlant mesurés et le CH<sub>4</sub> sont moins claires  
 956 que celles concernant le CO<sub>2</sub>. La corrélation la plus importante semble être liée à  
 957 la végétation (Figure 3.10). le méthane est également corrélé avec les températures,  
 958 faiblement avec les températures de surface puis plus fortement avec les températures  
 959 du sol à plus forte profondeur. Enfin il est anti-corrélé ( $R=-0.51$ ) avec le niveau de la  
 960 nappe. Les relations CH<sub>4</sub> et végétation ont donc pu être modélisées avec

$$F_{CH_4} = a * \exp(b * IV) \quad (3.7)$$

961 Avec les données acquises, l'indice de végétation est le meilleur prédicteur (Fi-  
 962 gure 3.15), il explique 78 % de la variabilité du CH<sub>4</sub> avec une erreur standard de 32 %.  
 963 Aucune tendance ne semble se dégager entre les résidus de cette équation et les facteurs  
 964 contrôlant mesurés. L'évaluation de cette équation montre une tendance à sous-estimer  
 965 les flux de CH<sub>4</sub> et une erreur standard qui double par rapport à la phase de calibration


 FIGURE 3.15 – CH<sub>4</sub> modèle H

en atteignant 68 %. Les détails de l'estimation des paramètres de l'équation 3.7 est visible dans le tableau 3.1 sous le nom FCH4.

## 968 Le COD

### 969 3.3.3 Le bilan de carbone de la tourbière de La Guette à l'échelle 970 de l'écosystème

971 L'interpolation des flux de PPB montrent une variabilité saisonnière proche de celle  
972 mesurée sur le terrain (Figure 3.16). Les valeurs les plus fortes mesurées ne semblent  
973 pas atteinte par le modèle PPB-2 à l'inverse du modèle PPB-1. Dans les deux cas les  
974 modèles semblent sur-estimer la valeur de PPB mesurées fin 2014.

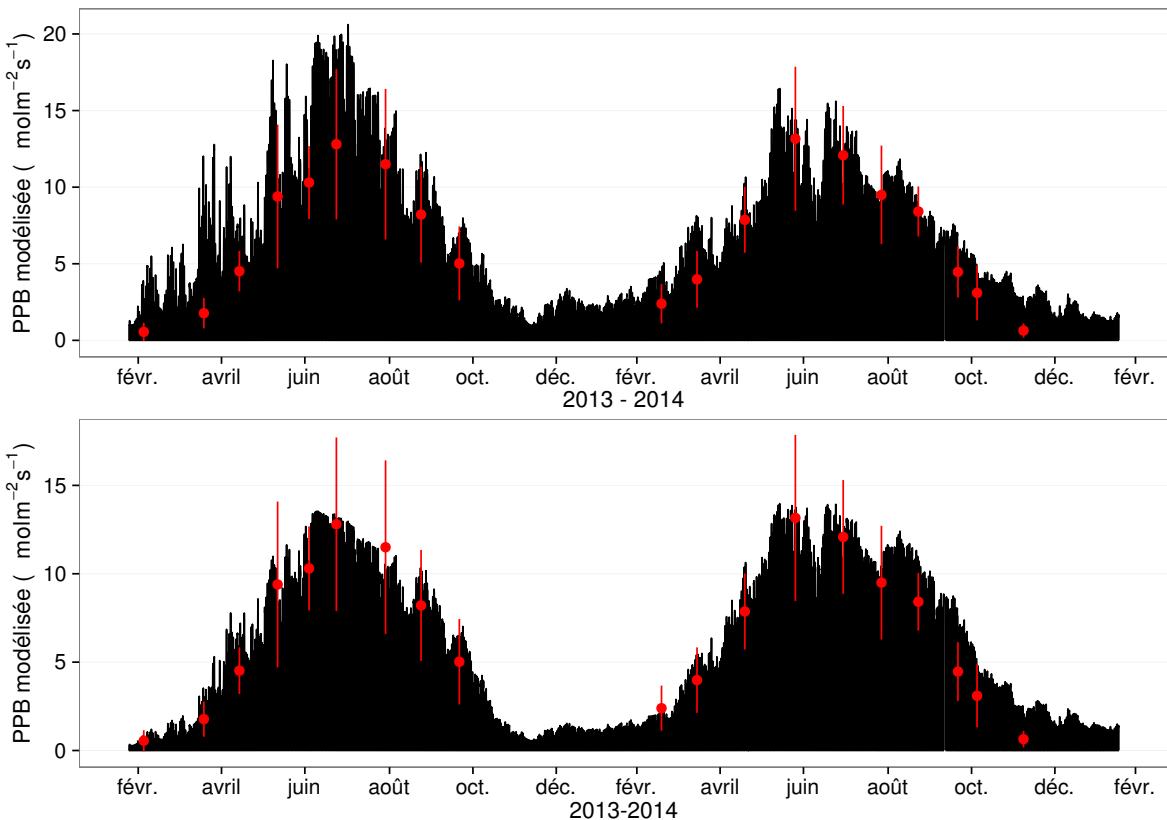
975 Pour la RE, l'interpolation suit également les variations saisonnières mesurées men-  
976 suellement (Figure 3.17). Les gammes de valeurs mesurées sont très proche des gammes  
977 interpolées. L'interpolation des flux de la RE est très proche quel que soit le modèle  
978 (Figure 3.17) utilisé. On observe que l'intégration de la végétation dans les modèles

### 3.3. Résultats

---

Tableau 3.1 – Valeur des paramètres des équations utilisées pour modéliser les flux et sensibilité relative (en %) des flux en réponse à une variation de  $\pm 10\%$  de chacun des paramètres des modèles.

	par	valeur	se	pval	-10 %	+10 %
PPB-1 – équations 3.1 et 3.2						
	a	26.23	62.07	0.68	-9.7	+9.6
	b	53.68	61.27	0.39	+43.7	-35.1
	c	27.21	28.56	0.35	-22.5	+21.9
	i	1.84	21.6	0.93	-0.4	+0.4
PPB-2 – équations 3.3 et 3.2						
	a	39.44	18.89	0.05	-11.8	+11.5
	b	40.27	19.11	0.05	+15.8	-17.2
	c	25.23	14.35	0.1	-8.1	+6.7
	d	-3.73	3.49	0.3	+2.8	-2.8
	i	0.26	0.25	0.31	-1.3	+1.1
RE-1 – équation 3.4						
	a	0.34	0.08	0	-10	+10
	b	0.10	0.01	0	-22.6	+29.9
RE-2 – équation 3.5						
	a	0.92	0.34	0.02	-7.3	+7.3
	b	0.09	0.01	0.00	-19.5	24.7
	c	0.14	0.09	0.14	+2.7	-2.7
RE-3 – équation 3.6						
	a	0	0	0.01	-3.9	+3.9
	b	0.08	0.01	0	-18.8	+23.6
	c	0.33	0.06	0	-6.1	+6.1
FCH4 – équation 3.7						
	a	0	0	0.48	-10	+10
	b	13.01	2.82	0	-43.9	+79.2

FIGURE 3.16 – Flux de CO<sub>2</sub> interpolé à partir de PPB-1 et PPB-2

979 RE-2 et RE-3 diminue la RE maximum modélisée en 2013 par rapport au modèle RE-1.

980 Les flux de CH<sub>4</sub> interpolés (Figure 3.18), suivent également une cyclicité saisonnière.

981 L'estimation du CH<sub>4</sub> semble rendre compte dans les grandes lignes de la différence de  
982 flux mesurée entre 2013 et 2014.

983 Les flux interpolés à l'heure puis sommés par années sont présentés dans le ta-  
984 bleau 3.2 pour les différents modèles. Sur les deux années, selon le modèle utilisé, la  
985 PPB stocke du carbone pour 1070 à 1290 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> pour PPB-2 et PPB-1 respecti-  
986 vement. Dans le détail on observe une différence entre les deux modèles : Celui utilisant  
987 uniquement la température de l'air (PPB-1) présente un stockage plus important en  
988 2013 qu'en 2014. Tandis que le modèle prenant en compte la végétation (PPB-2) stocke  
989 moins de carbone en 2013 par rapport à 2014. L'intégration de la végétation minimise  
990 également l'erreur standard de l'estimation, la divisant approximativement par deux.

991 La différence de comportement, entre les années de mesures, liée à l'intégration de  
992 la végétation est également visible sur l'estimation de la RE. La prise en compte de la

### 3.3. Résultats

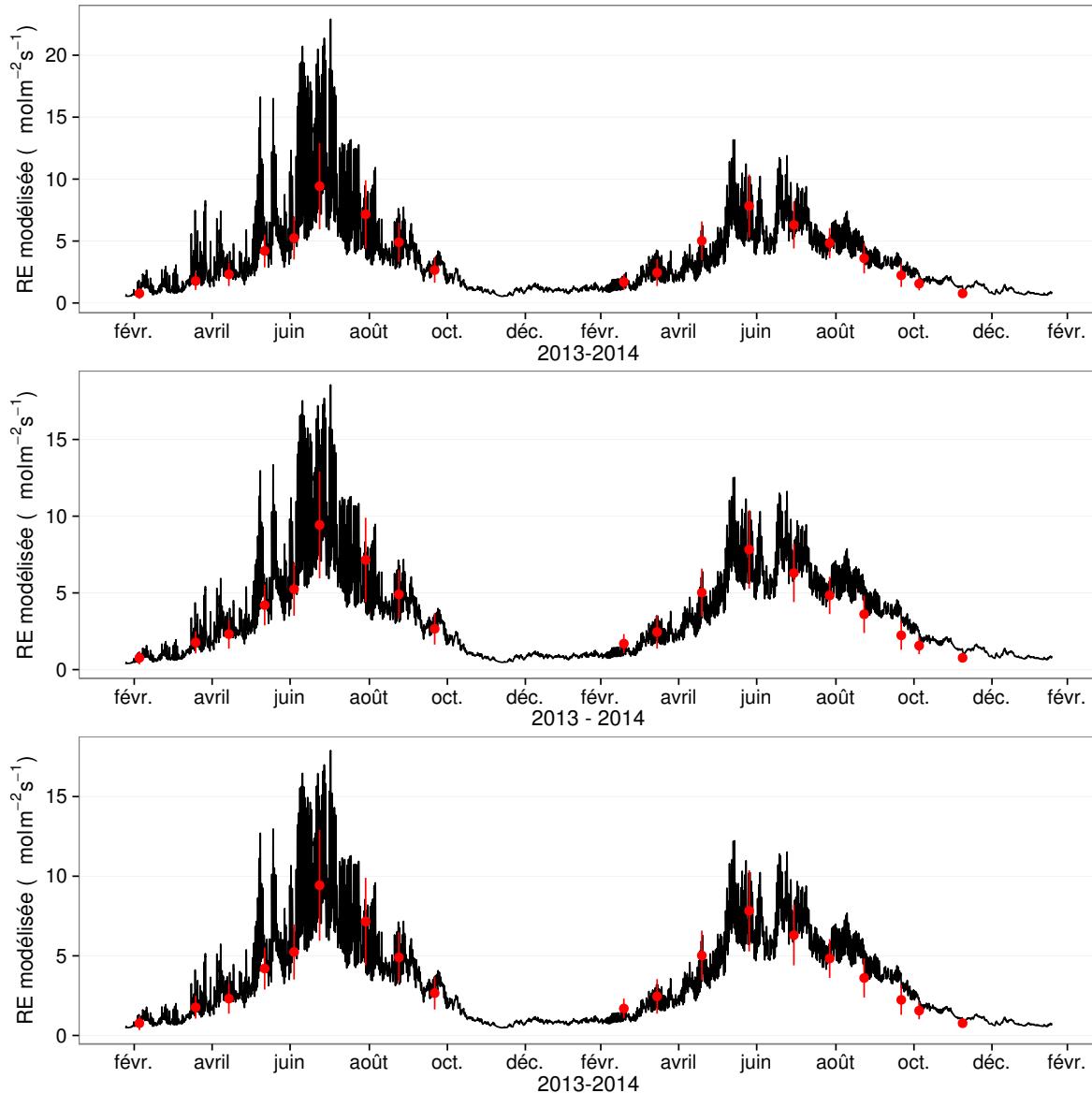


FIGURE 3.17 – Flux de  $\text{CO}_2$  interpolé à partir de RE-1, RE-2 et RE-3

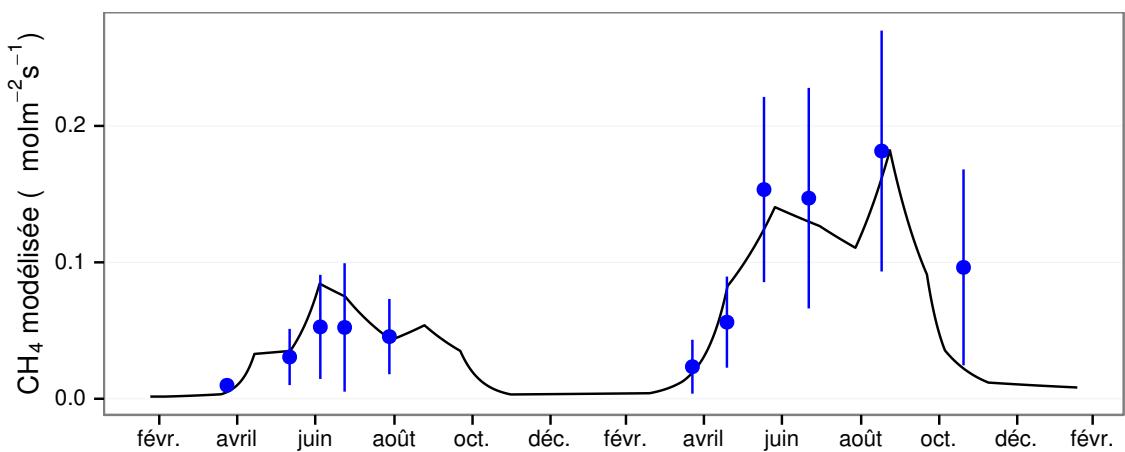


FIGURE 3.18 – Flux de  $\text{CO}_2$  interpolé à partir de RE-1, RE-2 et RE-3

Tableau 3.2 – Bilan des flux en gCm<sup>2</sup>an<sup>-1</sup>

ID	Flux	équation	2013	2014	moyen
PPB-1	PPB	3.1 et 3.2	1322 ± 410	1258 ± 390	1290 ± 400
PPB-2		3.3 et 3.2	957 ± 182	1184 ± 225	1070 ± 203
RE-1	RE	3.4	1337 ± 241	1235 ± 222	1286 ± 231
RE-2		3.5	1232 ± 160	1310 ± 170	1271 ± 165
RE-3		3.6	1240 ± 161	1281 ± 167	1261 ± 164
FCH4	CH4	3.7	10 ± 3	24 ± 8	17 ± 5

Tableau 3.3 – Bilan des flux en gCm<sup>2</sup>an<sup>-1</sup>

combinaison de modèles	2013	2014	moyen
PPB-1, RE-1, FCH4	-25	-2	-14
PPB-1, RE-3, FCH4	+72	-48	+12
PPB-2, RE-1, FCH4	-390	-75	-233
PPB-2, RE-3, FCH4	-293	-122	-208

993 végétation (modèles RE-2 et RE-3) conduit à une respiration plus forte en 2014 qu'en  
 994 2013 à l'inverse de RE-1. La différence entre l'estimation de la RE en 2013 et en 2014  
 995 diminue avec l'intégration de la végétation. Elle passe de 102 pour RE-1 à 78 puis  
 996 41 pour RE-2 et RE-3. Malgré ces différences, on observe une grande proximité dans  
 997 les valeurs des flux interpolés sur les 2 années, quel que soit le modèle, avec un écart  
 998 maximum de 25 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>.

999 Les flux de CH<sub>4</sub> entachés d'une erreur importante, sont cependant beaucoup plus  
 1000 faible en valeur absolue que ceux de la PPB ou de la RE. On y observe malgré tout un  
 1001 flux qui fait plus que doubler en 2014 par rapport à 2013.

1002 Les bilans issus des différentes combinaisons (à l'exception de RE-3, très proche de  
 1003 RE-2) de modèles sont présentés dans le tableau 3.3 et varient de -233 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>  
 1004 à +12 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> stocké dans la tourbière. L'intégration de la végétation dans la  
 1005 modélisation de PPB fait baisser les bilans de carbone dans le négatif au-delà de  
 1006 -200 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>, avec une différence entre les bilans de 220 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> environ.  
 1007 Cette différence sur les bilans est bien moindre, environ 26 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> entre les mo-  
 1008 dèles de RE qui intègrent et ceux qui n'intègrent pas la végétation.

### 3.3. Résultats

---

Tableau 3.4 – Sensibilité relative (en %) du bilan de CO<sub>2</sub> (ENE) en réponse à une variation de  $\pm 10\%$  de chacun des paramètres des modèles.

PPB		RE		CH <sub>4</sub>			
	-10 %		+10 %		-10 %		+10 %
PPB-1		RE-1		FCH4			
a	-3263	+3243	a	+3371	-3371	a	+0,05
b	+14 788	-11 859	b	+7616	-10 078	b	+0,2
c	-7597	+7398					-0,36
i	+119	-139					
PPB-2		RE-1		FCH4			
a	+59	-57	a	-60	+60	a	0
b	-78	+85	b	-135	+178	b	0
c	+40	-33					+0,01
d	-14	+14					
i	6,22	-5,40					
PPB-1		RE-3		FCH4			
a	-426	+423	a	+168	-168	a	+0,01
b	+1931	-1548	b	+813	-1018	b	+0,03
c	-992	+966	c	+263	-263		-0,05
i	-18	+15					
PPB-2		RE-3		FCH4			
a	+67	-65	a	-26	+26	a	0
b	-89	+97	b	-125	+157	b	0
c	+45	-38	c	-40	+40		0
d	-16	+16					
i	+7,1	-6,1					

### 1009 Évaluation du bilan

1010 L'analyse de sensibilité, consistant à faire varier chaque paramètre des modèles  
 1011 de  $\pm 10\%$ , les combinaisons de modèles PPB-1, PPB-2, RE-1 et RE-3 ont été testé  
 1012 (Tableau 3.4). Le modèle RE-2, très proche du modèle RE-3 n'a pas été testé. **Attente**  
 1013 **du COD, les valeurs du tableau sont fausse pour le moment**

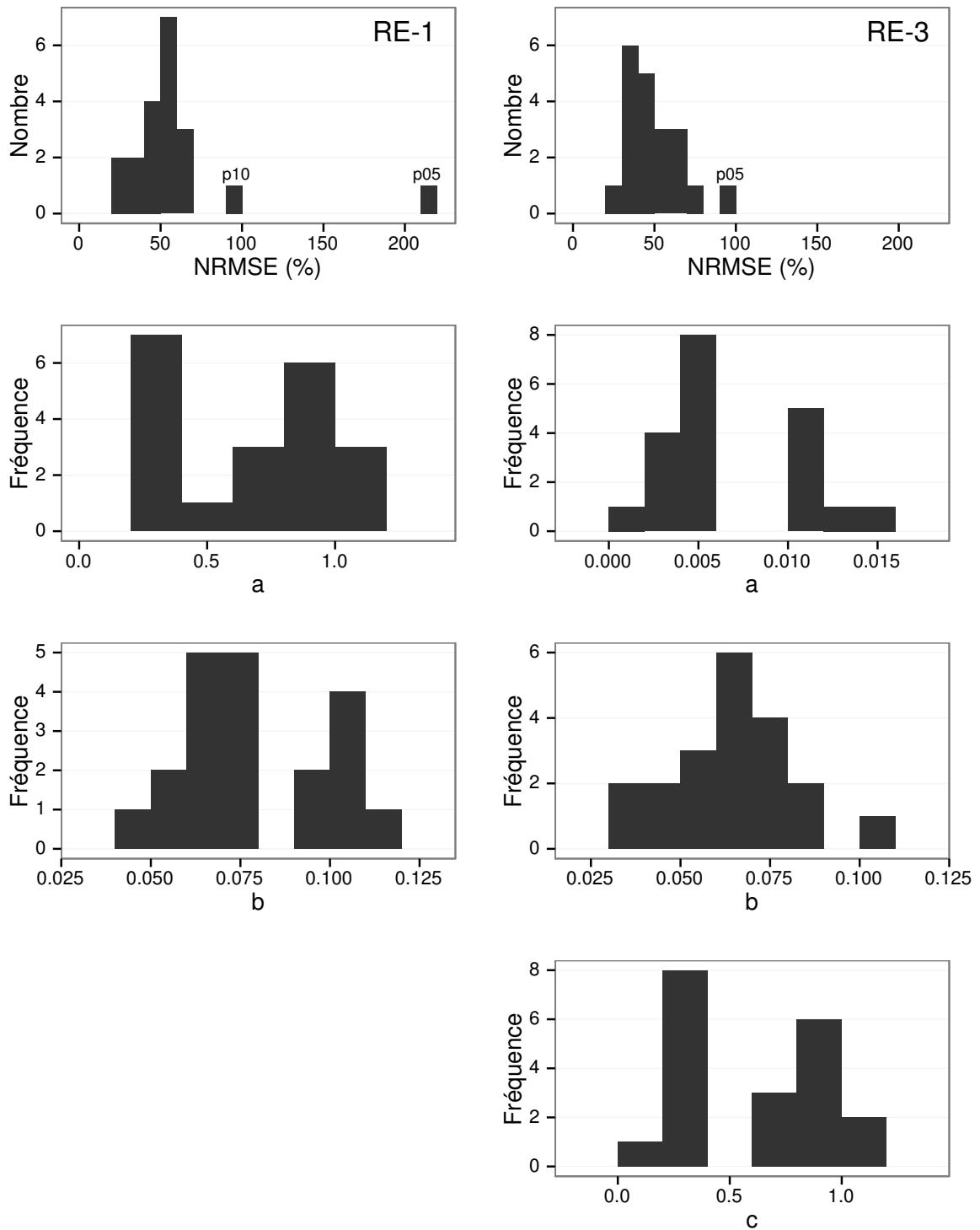


FIGURE 3.19 – Distribution de l'erreur standard par placette et des paramètres des modèles RE-1 et RE-3

### 3.3. Résultats

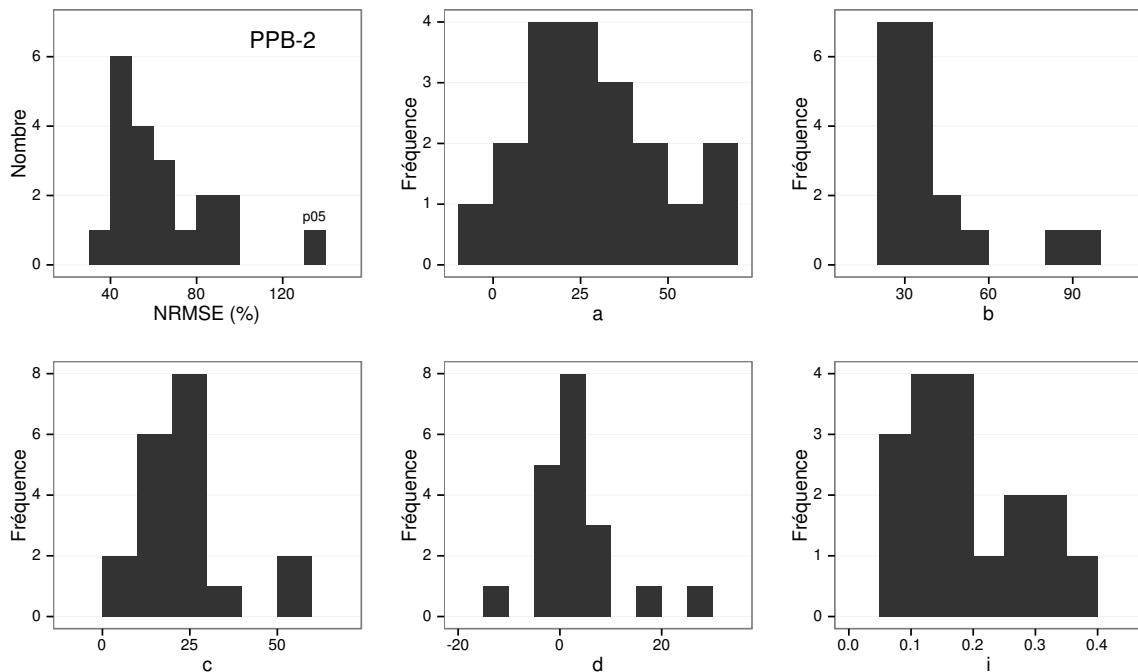


FIGURE 3.20 – Distribution de l'erreur standard par placette et des paramètres du modèle PPB-2

#### 3.3.4 Variabilité spatiale du bilan

##### Représentativité locale

La classification hiérarchique a permis de distinguer 4 groupes de végétation (Figure 3.21). Dans le premier groupe, la strate muscinale est majoritaire avec un recouvrement moyen de 91 %, moins de 35 et 15 % de recouvrement pour les herbacées et les arbustes respectivement. Le deuxième groupe est le plus homogène avec un recouvrement moyen des strates muscinale et arbustive de 63 58 % chacune. C'est également le groupe où il y a de moins d'herbacées avec un recouvrement de 24 %. La strate herbacée est majoritaire dans le troisième groupe avec un recouvrement moyen de 63 %, la strate arbustive y est peu présente (19 % en moyenne) et la strate muscinale y est pour ainsi dire absente (1 %). La strate muscinale est également absente, ou presque, dans le groupe quatre (1 %). Groupe dans lequel la strate arbustive est majoritaire avec de 65 % de recouvrement moyen, et la strate herbacée avec 33 %.

Les bilans de CO<sub>2</sub> calculés par groupe de végétations sont présentés dans le ta-

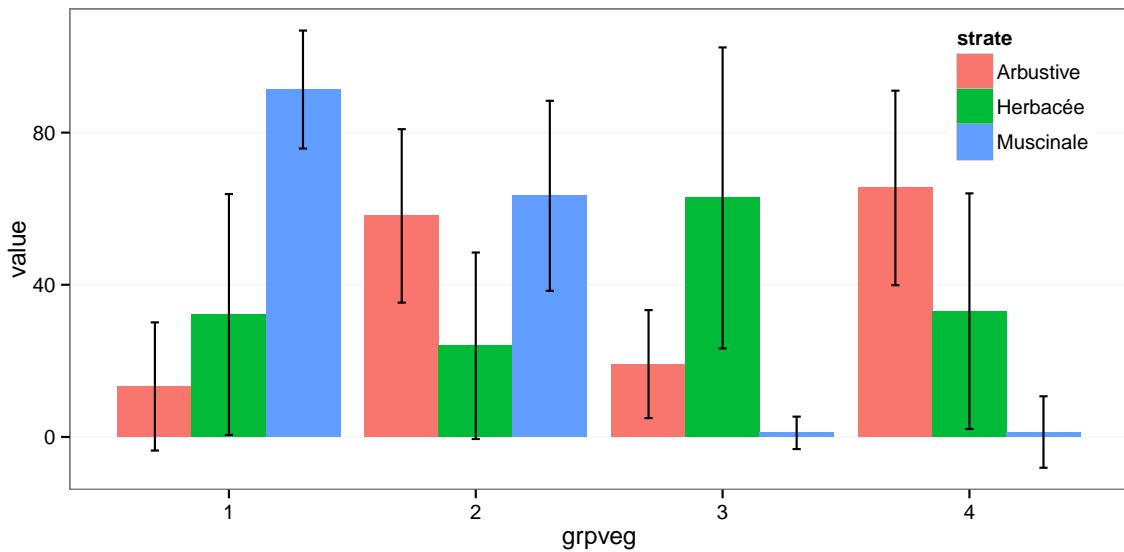


FIGURE 3.21 – Distribution de l'erreur standard par placette et des paramètres du modèle PPB-2

Tableau 3.5 – Bilan des flux de CO<sub>2</sub> en gCm<sup>2</sup>an<sup>-1</sup>, en utilisant PPB-2 et RE-3

groupe	PPB-2	RE-3	ENE
1	714	1023	-308
2	1045	1385	-340
3	1323	1057	266
4	1002	1262	-260

bleau 3.5. On constate que du point de vue de l'ENE les groupes 1 et 2 sont relativement proche, et que le groupe 3 est du même ordre de grandeur bien qu'avec une ENE un peu moins négative. Le groupe 3 est le seul groupe présentant une ENE positive, du même ordre de grandeur que les précédentes en valeur absolue. Dans le détail, la RE est la plus forte, supérieure à 1200 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>, dans les groupes 2 et 4. Elle est plus faible dans les groupes 1 et 3 (environ 1000 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>). Pour la PPB, la valeur la plus faible est dans le groupe 1 et la plus forte dans le groupe 3 avec plus de 1300 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>, soit une différence de plus de 600 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>. Les groupes 2 et 4 sont relativement proches avec des valeurs intermédiaires avoisinant 1000 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>.

### 3.4. Discussion

---

1037 Modélisation par placette

1038 Corrélation avec facteurs contrôlant

## 1039 3.4 Discussion

### 1040 3.4.1 Estimations des flux

#### 1041 PPB

1042 L'estimation des flux de PPB, est comprise entre 957 et 1322 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> selon  
1043 l'année et le modèle utilisé. Ces valeurs sont très élevées comparées à des tourbières  
1044 boréales comme celles étudiées par ([Trudeau et al., 2014](#)) ou encore ([Peichl et al., 2014](#))  
1045 dont les valeurs de PPB sont respectivement comprise entre 123 et 131 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>  
1046 et entre 203 et 503 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>. Une première hypothèse permettant d'expliquer une  
1047 telle différence, est la différence entre les températures moyennes sur les sites. -4,3 °C  
1048 et 1,2 °C respectivement pour [Trudeau et al. \(2014\)](#) et [Peichl et al. \(2014\)](#). Ces tempé-  
1049 ratures sont bien plus faible pour les sites des études pré-citées que sur la tourbière de  
1050 La Guette. Une seconde hypothèse, qui n'exclue pas la première, serait la composition  
1051 végétale de ces sites. La tourbière de La Guette envahie par une végétation vasculaire,  
1052 notamment herbacée, est peut-être plus proche d'une prairie tourbeuse. En effet lorsque  
1053 la compare à ce type d'écosystèmes les valeurs observées sont plutôt proche. ([Jacobs](#)  
1054 *et al., 2007*) estime des valeurs de PPB comprises entre 400 et 2000 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> avec  
1055 une moyenne de 1300 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> dans des prairies tourbeuses hollandaises. Sur des  
1056 écosystèmes similiaires, au Danemark, ([Görres et al., 2014](#)) trouve des valeurs de PPB  
1057 plus importantes encore, entre 1555 et 2590 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>. Il apparaît cohérent que la  
1058 tourbière de La Guette, par sa position géographique, et donc le climat qu'elle subit,  
1059 mais également par sa problématique d'envahissement important par une végétation  
1060 vasculaire notamment herbacée, s'approche en termes de flux de site tourbeux utilisés  
1061 comme prairie.

Le modèle PPB-1 souffre d'une incertitude importante sur l'estimation de ses paramètres. L'apport de l'indice de végétation dans l'estimation de la PPB est important lors de la phase de calibration. Il permet de diminuer fortement l'incertitude sur les paramètres du modèles, d'augmenter leur significativité et d'améliorer la représentativité des données mesurées. L'intégration de la végétation aux modèles d'estimation de la PPB est rarement réalisé ([Bortoluzzi et al., 2006; Görres et al., 2014](#)), probablement à cause de la difficulté à prendre en compte ce signal aux sources multiples. Malgré cette amélioration lors de la calibration, lorsqu'il est évalué sur un jeu de données indépendante, le modèle PPB-2 à une erreur standard plus importante que celle du modèle PPB-1. L'apport de cet indice dans l'estimation de la PPB n'est donc pas généralisable. Bien que rarement faite à cause de la rareté des données, l'évaluation des modèles est cependant d'un intérêt majeur afin de confirmer ou d'inflimer l'apport de l'ajout d'un prédicteur à un modèle, particulièrement si l'on souhaite l'extrapoler.

Les différences observées selon la façon d'estimer la PPB peuvent paraître importante, néanmoins elles sont du même ordre de grandeur que celle rencontré par [Worrall et al. \(2009\)](#) qui compare différentes façons de modéliser des flux de gaz avec des équations différentes (et non pas juste des variations sur un type de modèle). Ces différences sont également liées à l'importance des flux qui font que, surtout dans le cas de modèles exponentiels, de faibles variations peuvent avoir des effets importants comme en témoigne l'analyse de sensibilité des paramètres du modèle (Tableau [3.4](#)).

**Discussion 2013-2014 ?** Dans le détail l'intégration de l'indice de végétation à un effet beaucoup plus important en 2013, avec un flux qui diminue de  $365 \text{ gC m}^{-2} \text{ an}^{-1}$ , qu'en 2014 où la baisse n'est que de  $74 \text{ gC m}^{-2} \text{ an}^{-1}$ .

## 1085 RE

De la même façon que pour la PPB, les flux de la RE sont important si on les compare à des tourbières boréales et s'approchent davantage des flux mesurés dans les prairies sur sols tourbeux. La Re sur la tourbière de La Guette, comprise entre 1232 et  $1337 \text{ gC m}^{-2} \text{ an}^{-1}$  est plus importante que celle observée par ([Peichl et al.,](#)

### 3.4. Discussion

---

1090 2014; Trudeau *et al.*, 2014) (pour reprendre les études citées précédemment) qui s'éta-  
1091 blissent respectivement entre 137 et 443 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> et 206 et 234 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>. Elles  
1092 sont en revanche plus faible que celle mesurées par (Jacobs *et al.*, 2007), entre 500 et  
1093 2000 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>, ou par (Görres *et al.*, 2014) : entre 2070 et 3500 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>.

1094 À l'inverse de la PPB, l'intégration de la végétation pour modéliser la RE n'amé-  
1095 liore que peu l'estimation de la RE lors de la phase de calibration : la différence entre  
1096 les valeurs d'erreur standard est de 5 %. En revanche lors de la phase d'évaluation,  
1097 l'utilisation du recouvrement des herbacées semble améliorer l'estimation de façon plus  
1098 importante avec une différence de 11 % entre les valeurs d'erreur standard. Contraî-  
1099 rement à la PPB la différence apportée par l'intégration de la végétation (RE-2 ou  
1100 RE-3) est du même ordre de grandeur en 2013 et en 2014. Sur les 2 années, l'effet  
1101 de l'intégration de la végétation est limité avec une différence de 25 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup> au  
1102 maximum (entre ER-1 et ER-3), soit moins de 2 % du flux. Encore une fois l'intérêt  
1103 de l'évaluation est mis en avant puisqu'il permet de distinguer des modèles très proche  
1104 lors de la calibration.

1105 Les incertitudes sur l'estimation des paramètres RE sont beaucoup moins impor-  
1106 tante que celle de la PPB. L'estimation des paramètres des modèles, à l'exception du  
1107 paramètre c du modèles RE-2, ont une p-value inférieure à 0.05. L'erreur calculée lors  
1108 de l'évaluation de ces modèles, si elle augmente par rapport à la calibration, reste faible  
1109 particulièrement pour le modèle RE-3 où elle vaut moins de 25 %. La RE semble donc  
1110 relativement contrainte, avec une estimation des paramètres fiable et une différence  
1111 entre les estimations issues des modèles relativement limitée.

### 1112 CH<sub>4</sub>

1113 Les flux de CH<sub>4</sub> sont faibles comparés aux flux de CO<sub>2</sub>. Les valeurs mesurées sont  
1114 plus forte que celles mesurés entre 0 et 0,03 μmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup> par Bortoluzzi *et al.* (2006).  
1115 Pour 2013 les valeurs mesurées sont proches de celle mesurée par Long *et al.* (2010).  
1116 L'absence d'étiage en 2014 explique peut-être le doublement des flux... (**Réf needed**)

1117 La faible relation observée entre le niveau de la nappe et les flux de méthane va dans

le même sens que les observations faites par [Trudeau et al. \(2012\)](#) et (à développer, de  
ref ds trudeau2012)

**1120 COD**

**1121 3.4.2 Estimations des bilans**

1122 D'une manière générale, les bilans sont principalement contraint par les flux de CO<sub>2</sub>,  
1123 le CH<sub>4</sub> ne jouant qu'un rôle marginal en termes de quantité de carbone. Ces observations  
1124 sont cohérentes avec d'autres études comme [Bortoluzzi et al. \(2006\); Worrall et al.](#)  
1125 ([2009](#)). La forte variabilité entre les différents bilans est à attribuer en grande majorité  
1126 à l'erreur sur l'estimation du flux de PPB.

1127 Selon le bilan considéré, la tourbière de La Guette stocke légèrement du C pour  
1128 une dizaine de grammes par mètre carré, ou relâche du carbone dans l'atmosphère soit  
1129 un légèrement, soit de façon important pour plus de 200 gC m<sup>-2</sup> an<sup>-1</sup>. La tourbière de  
1130 La Guette ayant subie un drainage et un envahissement important d'une végétation  
1131 vasculaire, ces derniers chiffres ne sont pas incohérents.

**1132 3.4.3 Sensibilité et limitations du bilan**

1133 Les incertitudes les plus fortes du bilan sont sur les flux de CH<sub>4</sub> avec une erreur  
1134 standard de 32 % lors de la calibration et de 68 % lors de la validation. Cette différence  
1135 importante montre que l'estimation des flux de CH<sub>4</sub> à l'aide de l'indice de végétation  
1136 à permis l'estimation de sa contribution au bilan de carbone de l'écosystème, mais que  
1137 sont utilisation dans d'autre conditions est fortement limité. L'importance faible du  
1138 CH<sub>4</sub> dans le bilan de carbone de la tourbière rend ces erreurs moins critiques que celles  
1139 faite lors de l'estimation de la PPB. Les incertitudes importantes sur la PPB, sont  
1140 mise en évidence par les variations fortes des flux interpolés selon l'équation utilisée.  
1141 Elles sont la source des variations observées en termes de bilan. L'ajout d'un indice de  
1142 végétation diminue d'incertitude des paramètres du modèle, mais cet apport semble  
1143 spécifique à l'étude, n'étant pas reflété par l'évaluation. À l'inverse la RE semble rela-

### **3.4. Discussion**

---

1144 tivement bien contrainte, sur les 2 années la différence entre les différentes équations  
1145 utilisées ne dépassent pas  $25 \text{ gC m}^{-2} \text{ an}^{-1}$ .

#### **1146 sensibilité du bilan au variation des paramètres**

1147 **limitations** Outre ces aspects ce bilan de carbone est aussi limité par sa repré-  
1148 sentativité. Ainsi la strate arborée fortement présente dans certaines zones n'est pas  
1149 directement prise en compte. De la même manière une partie restreinte de la tourbière  
1150 mais néanmoins présente est constitué de touradons dont l'effet n'a pas été pris en  
1151 compte.**(Réf needed)(biblio effet microtype)**.

- 1152 — pas de cartographie (pas grave si p7 maj bien représentée par mdl ecos)
- 1153 — extrapolation sur d'autres site difficile (cf validation)

#### **1154 3.4.4 Représentativité locale du modèle**

1155 Distribution des paramètres

1156 Pourquoi certaines placette mieux que d'autres

1157 Concernant la respiration la représentativité locale des modèles calibrés à l'échelle  
1158 de l'écosystème semble plus homogène pour le modèle RE-3 que pour le modèle RE-1.

1159 Une telle comparaison entre PPB-1 et PPB-2 n'a pas été possible car vu le faible  
1160 nombre de données et la qualité relative des modèles PPB par rapport aux modèles  
1161 RE, peu de modèles sont parvenus à converger pour PPB-1 (11 sur 20 placettes) et  
1162 pour PPB-2 (17 sur 20 placettes).

#### **1163 3.4.5 Variation du bilan avec la végétation**

1164 Le calcul des bilans avec les groupes de végétation permet de mettre en évidence  
1165 des comportements différents des flux selon la végétation majoritaire. Ainsi le groupe 3  
1166 dans lequel la strate herbacée est la plus importante est celui où la PPB est la plus forte.  
1167 Ce point semble en cohérence avec la croissance annuelle importante des herbacées. À  
1168 l'inverse le groupe 1 dans lequel la strate muscinale est la plus importante est également  
1169 le groupe pour lequel la PPB est la plus faible. **(Réf needed)**

1170 Pour la RE, ce sont les groupes 3 et 4 qui ont les flux estimés les plus importants  
1171 avec une différence d'environ  $200 \text{ gC m}^{-2} \text{ an}^{-1}$  avec les deux autres groupes. Malgré  
1172 leurs différences, le groupe 2 possède une strate muscinale importante alors qu'elle est  
1173 absente dans le groupe 3, ils ont en commun d'avoir une strate arbustive importante.

1174 **3.4.6 perspectives**

1175 cartographie ?



# <sup>1176</sup> 4 Effets de l'hydrologie sur les flux de GES

<sup>1177</sup>

<sup>1178</sup>	<b>4.1 Introduction</b>	<sup>76</sup>
<sup>1179</sup>		
<sup>1180</sup>	<b>4.2 Procédure expérimentale</b>	<sup>77</sup>
<sup>1181</sup>	4.2.1 Expérimentation A	<sup>78</sup>
<sup>1182</sup>	4.2.2 Expérimentation B	<sup>78</sup>
<sup>1183</sup>	4.2.3 traitement	<sup>79</sup>
<sup>1184</sup>	<b>4.3 Résultats</b>	<sup>80</sup>
<sup>1185</sup>	4.3.1 Expérimentation A	<sup>80</sup>
<sup>1186</sup>	4.3.2 Expérimentation B	<sup>83</sup>
<sup>1187</sup>	4.3.3 tendances générales	<sup>86</sup>
<sup>1188</sup>	<b>4.4 Discussion</b>	<sup>86</sup>
<sup>1189</sup>	4.4.1 Comparaison aux mesures <i>in-situ</i>	<sup>86</sup>
<sup>1190</sup>	4.4.2 Effet des variations du niveau de la nappe sur les flux de gaz	<sup>88</sup>
<sup>1191</sup>	4.4.3 Effet cycles multiples	<sup>89</sup>
<sup>1192</sup>		
<sup>1193</sup>		

## <sub>1194</sub> 4.1 Introduction

<sub>1195</sub> Au cours des deux années qu'ont duré les suivis des émissions de flux de CO<sub>2</sub> et  
<sub>1196</sub> de CH<sub>4</sub> sur la tourbière de La Guette, le niveau de la nappe n'a que très faiblement  
<sub>1197</sub> varié comparé aux années précédentes bien plus sèches. En conséquence de cette faible  
<sub>1198</sub> variation peu de variations des flux ont pu y être relié. Malgré tout il est connu que  
<sub>1199</sub> l'hydrologie est un facteur contrôlant important des flux.

<sub>1200</sub> Ainsi de nombreuses études ont reliées les émissions de CO<sub>2</sub> au niveau de la nappe  
<sub>1201</sub> avec, cependant, des résultats et des conclusions variables. La majorité des études  
<sub>1202</sub> montrent qu'une tourbière dont le niveau de la nappe est abaissé, soit par un drainage,  
<sub>1203</sub> soit par une sécheresse, aura tendance à avoir un ENE plus faible : Ainsi [Strack et](#)  
<sub>1204</sub> [Zuback \(2013\)](#) expliquent des valeurs d'ENE plus faibles qu'escompté, par des mesures  
<sub>1205</sub> faites pendant une période relativement sèche. Une observation similaire est faite par  
<sub>1206</sub> [Aurela et al. \(2007\)](#) qui mesure un ENE plus faible lors d'une année sèche, sur une  
<sub>1207</sub> tourbière à Carex du sud de la Finlande. Ils attribuent la variation de l'ENE à une  
<sub>1208</sub> augmentation de la RE et à une baisse de la PPB, dans des conditions plus chaudes  
<sub>1209</sub> et plus sèches. [Peichl et al. \(2014\)](#) observent également une baisse de l'ENE lors d'une  
<sub>1210</sub> année où le niveau de la nappe baisse de façon importante, au delà de -30 cm. Ils  
<sub>1211</sub> expliquent cette baisse par une baisse de la PPB. Cette observation va dans le même  
<sub>1212</sub> sens que [Lund et al. \(2012\)](#) qui, lors de l'étude d'une tourbière située au sud de la suède,  
<sub>1213</sub> observent en 2008 une baisse de l'ENE. Les mesures de RE faites cette année là étant  
<sub>1214</sub> similaires à celles effectuées les autres années, ils lient cette baisse à une diminution  
<sub>1215</sub> de la PPB. En 2006, sur la même tourbière, [Lund et al. \(2012\)](#) observent une autre  
<sub>1216</sub> baisse de l'ENE. Mais cette fois, les mesures de PPB à leur tour similaires à celle  
<sub>1217</sub> des autres années n'expliquent pas cette baisse. À l'inverse de 2008, cette baisse est  
<sub>1218</sub> expliquée par une augmentation de la RE Ce paradoxe apparent est interprété grâce  
<sub>1219</sub> au type de sécheresse : courte et intense pendant la saison de végétation de 2006 et  
<sub>1220</sub> d'intensité plus faible mais d'une durée plus longue en 2008. Enfin et à l'inverse des

1221 résultats précédemment cités, [Ballantyne et al. \(2014\)](#) dans une étude des effets à long  
 1222 terme d'une baisse du niveau de la nappe, n'observe que peu d'effet sur l'ENE tandis  
 1223 que les flux de RE et de PPB augmentent tous deux. Toutes ces études montrent que  
 1224 si le niveau de la nappe est incontestablement reconnu comme un facteur de contrôle  
 1225 des flux de CO<sub>2</sub>, il est difficile d'en dégager, avec certitude, un comportement valable  
 1226 de façon générale.

1227 Concernant le méthane, une baisse du niveau de la nappe est généralement liée à  
 1228 une baisse des émissions de CH<sub>4</sub>, et inversement ([Strack et al., 2006; Pelletier et al.,](#)  
 1229 [2007; Turetsky et al., 2008](#)). Cependant d'autres études, principalement dans des sites  
 1230 où le niveau de la nappe est proche de la surface du sol, montrent une absence de  
 1231 relation entre le niveau de la nappe et les émissions de méthane, voire une relation  
 1232 inverse, avec des flux plus faibles liés à des niveaux de nappe plus élevés ([Kettunen](#)  
 1233 [et al., 1996; Bellisario et al., 1999; Treat et al., 2007](#)). Là encore selon les conditions  
 1234 environnementales, la relation entre les flux de CH<sub>4</sub> et le niveau de la nappe n'est pas  
 1235 aisément généralisable.

1236 L'objectif de ce chapitre est donc d'explorer plus en avant l'effet du niveau de la  
 1237 nappe sur les émissions de GES, effet peu ou pas visible *in-situ*. Plus précisément il  
 1238 s'agit de déterminer l'effet de cycles de dessication/ré-humectation sur les émissions de  
 1239 CO<sub>2</sub> et de CH<sub>4</sub>.

## 1240 4.2 Procédure expérimentale

1241 L'étude des cycles de dessication/ré-humectation s'est effectué sur des mésocosmes,  
 1242 prélevés sur la tourbière de La Guette. L'expérimentation a été testé durant l'été 2013  
 1243 avec un seul cycle relativement long, on s'y référera par la suite comme l'expérimenta-  
 1244 tion A. Cette expérimentation a été renouvelée l'été 2014 afin d'augmenter à trois le  
 1245 nombre de cycles, ceux-ci étant plus court. On appellera cette seconde expérimentation,  
 1246 l'expérimentation B (Tableau 4.1).

### **4.2.1 Expérimentation A**

Le 12 avril 2013, ont été prélevés, sur la tourbière de La Guette 6 mésocosmes. Le prélèvement de mésocosmes s'effectue à l'aide de cylindres de PVC qui, dans un premier temps, posé sur le sol, permettent de faire un pré-découpage au couteau, puis dans un second temps sont insérés, délicatement, dans la tourbe. Les mésocosmes sont finalement dégagés en creusant de chaque côté (Figure 4.1). Les mésocosmes sont transportés au laboratoire où ils sont enterrés en extérieur et saturé en eau (eau prélevée dans la tourbière), afin que leur conditions hydrologique de départ soient les plus proche possible (Figure 4.2). Trois mésocosmes sont choisi pour servir de contrôle, et trois vont subir un cycle de dessication/ré-humectation. À partir du 31 mars 2013 les précipitations ont été interceptées à l'aide d'abri bâchés installable rapidement en cas de pluie et la nuit. Ces interceptions ont été faites jusqu'au 17 juillet dans les 3 mésocosmes traités pour simuler une sécheresse. À cette date de l'eau est ajouté aux mésocosmes, que ce soit les contrôles ou les traitements, pour simuler de fortes précipitations.

### **4.2.2 Expérimentation B**

Le 17 avril 2014, 6 nouveaux mésocosmes ont été prélevés sur la tourbières de La Guette et installé près du laboratoire, en suivant le même protocole que pour l'expérimentation A. Une station météo a été installée à côté des mésocosmes afin de mesurer la température de l'air, l'humidité relative, l'irradiation solaire, la vitesse et la direction du vent et les précipitations toutes les 15 minutes. Cette station permettait également l'enregistrement des températures mesurées par des sondes (T107) installées à -5, -10, et -20 cm. Les conditions météorologiques moins ensoleillée qu'en 2013 et l'objectif de suivre plusieurs cycles de dessication/réhumectation ont nécessité la mise en place d'un abaissement manuel du niveau de la nappe. Pendant les phases d'assèchement les niveaux de nappes des placettes traitées étaient donc abaissés en moyenne de 2,5 cm par jour. Le premier cycle de dessication/réhumectation dura du 30 juin au 6 juillet pour la phase de dessication est du 7 au 16 juillet pour la phase de réhumectation.



FIGURE 4.1 – Prélèvement des mésocosmes

Tableau 4.1 – Récapitulatif des mesures pour les deux expérimentations

expérimentation	A	B
année	2013	2014
réplicats	6	6
cycles	1	3
station météo	non	oui

<sup>1274</sup> Le deuxième cycle dura du 17 au 28 juillet et du 29 juillet au 3 aout, Enfin le dernier  
<sup>1275</sup> cycle fut mesuré du 4 au 11 aout pour la dessication et du 12 au 14 aout pour la  
<sup>1276</sup> réhumectation.

### <sup>1277</sup> 4.2.3 traitement

<sup>1278</sup> Les flux sont moyennés par jour de mesure.

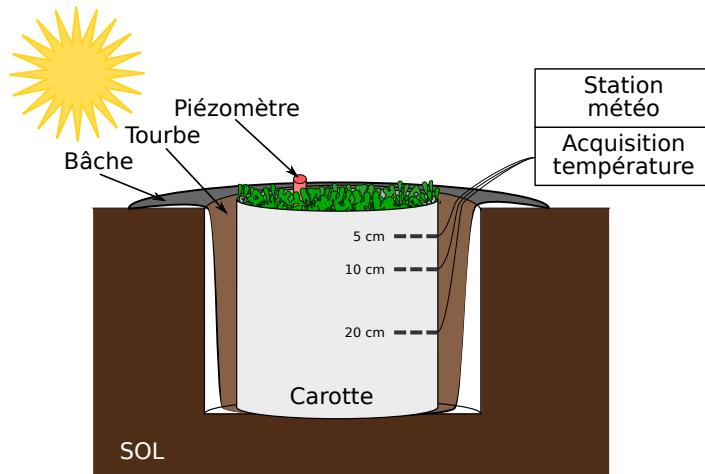


FIGURE 4.2 – Schéma d'un mésocosme

## <sup>1279</sup> 4.3 Résultats

### <sup>1280</sup> 4.3.1 Expérimentation A

<sup>1281</sup> Pendant la phase de dessication de l'expérimentation A, on observe une baisse du  
<sup>1282</sup> niveau de la nappe pour les placettes contrôles comme pour les placettes traitements  
<sup>1283</sup> (Figure 4.3–A). Malgré tout leur comportement est différent : les placettes contrôles ont  
<sup>1284</sup> un niveau de nappe relativement élevé jusqu'au 24 juin puis ce niveau baisse fortement  
<sup>1285</sup> alors que les placettes du groupe traité ont un niveau de nappe qui diminue de façon  
<sup>1286</sup> plus continue sur l'ensemble de la phase. La remontée du niveau de la nappe s'effectue  
<sup>1287</sup> de façon similaire pour les deux groupes. Enfin après la phase de ré-humectation, le  
<sup>1288</sup> niveau de la nappe baisse à nouveau, plus rapidement pour le groupe traitement que  
<sup>1289</sup> pour le groupe contrôle.

<sup>1290</sup> Les émissions de  $\text{CH}_4$ , s'étendant de 0 et  $0,3 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , sont relativement si-  
<sup>1291</sup> milaires entre les deux groupes jusqu'au 24 juin 2013, date à partir de laquelle ils  
<sup>1292</sup> commencent à diverger (Figure 4.3–B). À cette date les émissions du groupe contrôle  
<sup>1293</sup> augmentent rapidement pour atteindre  $0,55 \pm 0,31 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  tandis que celles du  
<sup>1294</sup> groupe traité restent stable. Finalement mi-juillet, à la fin de la phase de dessicca-  
<sup>1295</sup> tion les deux groupes retrouvent des niveaux d'émission similaires compris entre 0,1 et

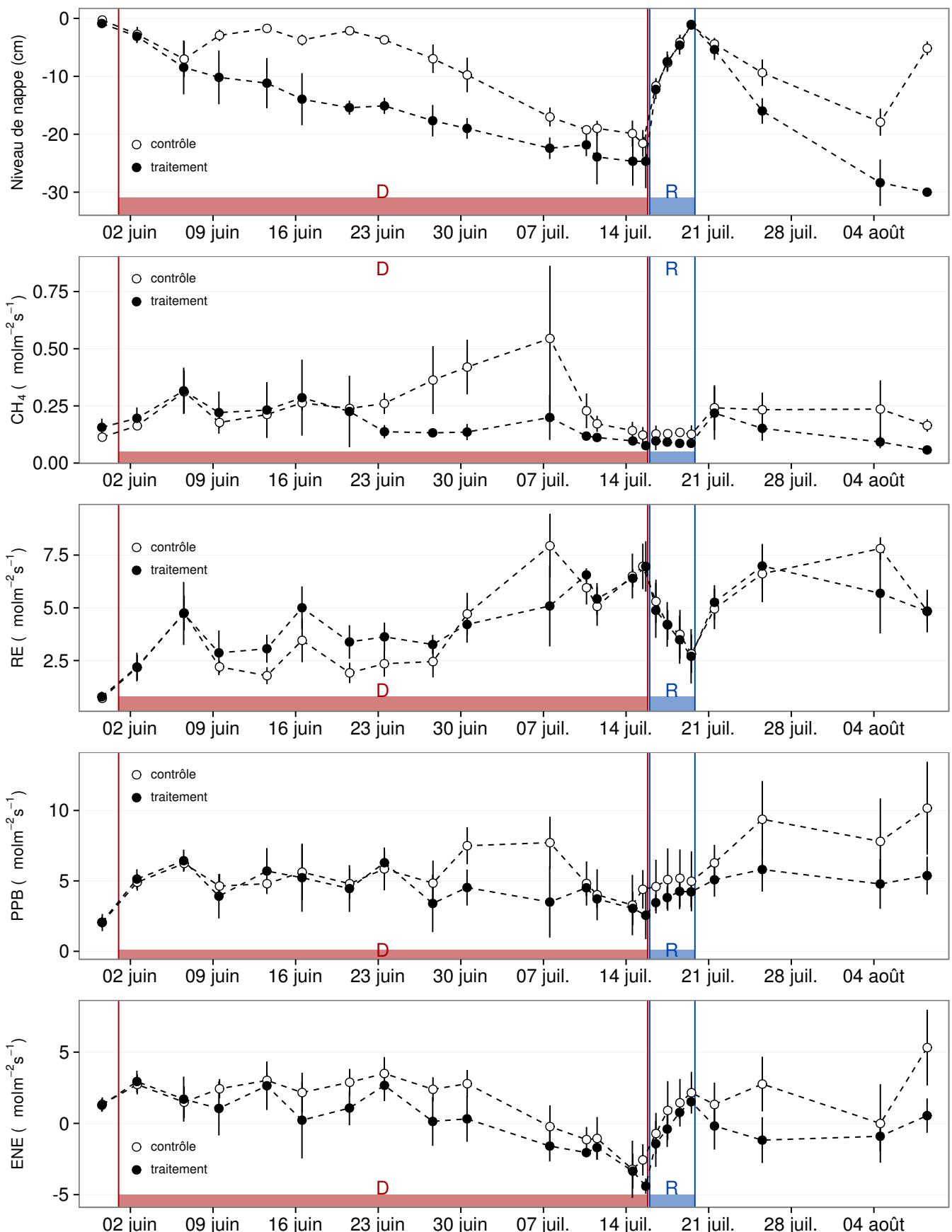


FIGURE 4.3 – Expérimentation A : Moyenne journalière du niveau de nappe en cm (A), et des flux,  $\text{CH}_4$ , RE, PPB, ENE en  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , B, C, D, E. Les cadres et bandes colorées correspondent à la phase de dessiccation (D) en rouge et à la phase de réhumémentation (R) en bleu.

### 4.3. Résultats

---

1296 0,2  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ . Ces niveaux restent constant pendant toute la phase de réhumecta-  
1297 tion, avant d'augmenter légèrement par la suite ; ils ne dépassent pas 0,25  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$   
1298 mais franchissent la barre des 0,2  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ .

1299 Pendant la phase de dessication, les valeurs de la RE tendent à augmenter quel  
1300 que soit le groupe de placettes considéré (Figure 4.3–C). Ces valeurs inférieures à  
1301 2,5  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  début juin, atteignent environ 7  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  pour les deux groupes  
1302 mi-juillet, avant la réhumectation. Dans le détail cependant les deux groupes ne se  
1303 comportent pas de la même façon : la RE du groupe traité augmente régulièrement  
1304 pendant l'ensemble de cette phase, tandis que les valeurs du groupe de contrôle res-  
1305 tent, dans un premier temps, stable jusqu'à fin juin. La RE de ce groupe vaut alors  
1306  $2,45 \pm 0,75 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  contre  $3,26 \pm 0,46 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  pour le groupe traité. Cet  
1307 écart, pouvant varier dans le temps, étant installé depuis le 9 juin. À partir de dé-  
1308 but juillet, les valeurs de RE du groupe de contrôle augmentent fortement dépas-  
1309 sant les valeurs du groupe traité. La RE de ce groupe atteint alors un maximum à  
1310  $7,93 \pm 1,52 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  le 8 juillet avant de retrouver des valeurs proche de celles ob-  
1311 servées dans le groupe traité. Cette augmentation brusque correspond temporellement  
1312 à celle observée, pour le même groupe, dans les flux de CH<sub>4</sub>. Lors de la phase de réhu-  
1313 mectation, les flux de RE diminuent de façon très similaire pour les deux groupes ou  
1314 ils atteignent un minimum proche de 2,75  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ . Ce minimum reste cependant  
1315 plus élevé que les valeurs mesurées initialement. Après la phase de réhumectation, les  
1316 flux des deux groupes restent relativement proches pendant le reste des mesures, où ils  
1317 remontent à mesure que le niveau de la nappe diminue à nouveau.

1318 Pour les deux groupes, les flux de PPB restent relativement stables pendant la  
1319 phase de dessiccation (Figure 4.3–D). Jusqu'au 24 juin, les flux des deux groupes sont  
1320 très proches et sont compris entre 5 et 6  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  ( $5,29 \pm 0,76 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  de  
1321 moyenne pour les deux groupes). Après cette date, et comme pour le CH<sub>4</sub> et la RE,  
1322 les valeurs de la PPB du groupe de contrôle augmentent et s'écartent de celles me-  
1323 surées dans le groupe traité, en attendant de les rejoindre avant la fin de cette phase  
1324 de dessiccation. Par ailleurs, à la fin de cette phase, les flux diminuent légèrement at-

teignant un minimum proche de  $3 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ . Pendant la phase de réhumectation, la PPB augmente très légèrement pour les deux groupes, le groupe de contrôle ayant des valeurs systématiquement supérieures à celles du groupe traité. Après la réhumectation, la PPB augmente un peu pour le groupe traité, atteignant un maximum de  $5,83 \pm 1,61 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , et plus fortement pour le groupe de contrôle où le maximum atteint, de  $10,17 \pm 3,30 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , est quasiment le double du précédent.

L'ENE mesuré sur les deux groupes est systématiquement supérieure pour le groupe contrôle, avec une évolution parallèle des flux pour les deux groupes (Figure 4.3–E). Pendant la phase de dessiccation l'ENE reste relativement constante jusque fin juin avec une valeur moyenne pour les deux groupes de  $1,18 \pm 0,58 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ . L'écart entre le groupe contrôle et le groupe traitement tend à augmenter du 10 au 30 juin environ, avant que les valeurs du groupe de contrôle ne rejoignent celles du groupe traité. Au delà du 24 juin, l'ENE baisse fortement pour les deux groupes pour atteindre un minimum proche de  $-4,5 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ . Pendant la phase de réhumectation l'ENE monte rapidement pour atteindre  $1,52 \pm 0,36$  et  $2,15 \pm 1,47 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  pour le groupe de contrôle et de groupe traité respectivement. Après la réhumectation, l'ENE du groupe contrôle varie en suivant généralement les variations du niveau de nappe. Pour le groupe traité, l'ENE baisse par rapport au maximum atteint lors de la réhumectation puis se stabilise autour de 0.

Les variations du niveau de la nappe sont principalement liée à la RE (Figure 4.5–C) et, à travers elle, à l'ENE (Figure 4.5–G). L'effet des variations du niveau de la nappe sur la PPB est quasiment nul (Figure 4.5–E), même si la PPB semble diminuer aux plus fortes profondeurs. Pour le CH<sub>4</sub> il est également difficile de distinguer des tendances générales entre les flux et les niveaux de nappe (Figure 4.5–A).

### 4.3.2 Expérimentation B

Contrairement à l'expérimentation A, le niveau de nappe du groupe de contrôle de l'expérimentation B reste relativement constant pendant l'ensemble de la période de mesure. Le drainage artificiel du groupe traité permet d'abaisser le niveau de la nappe

### 4.3. Résultats

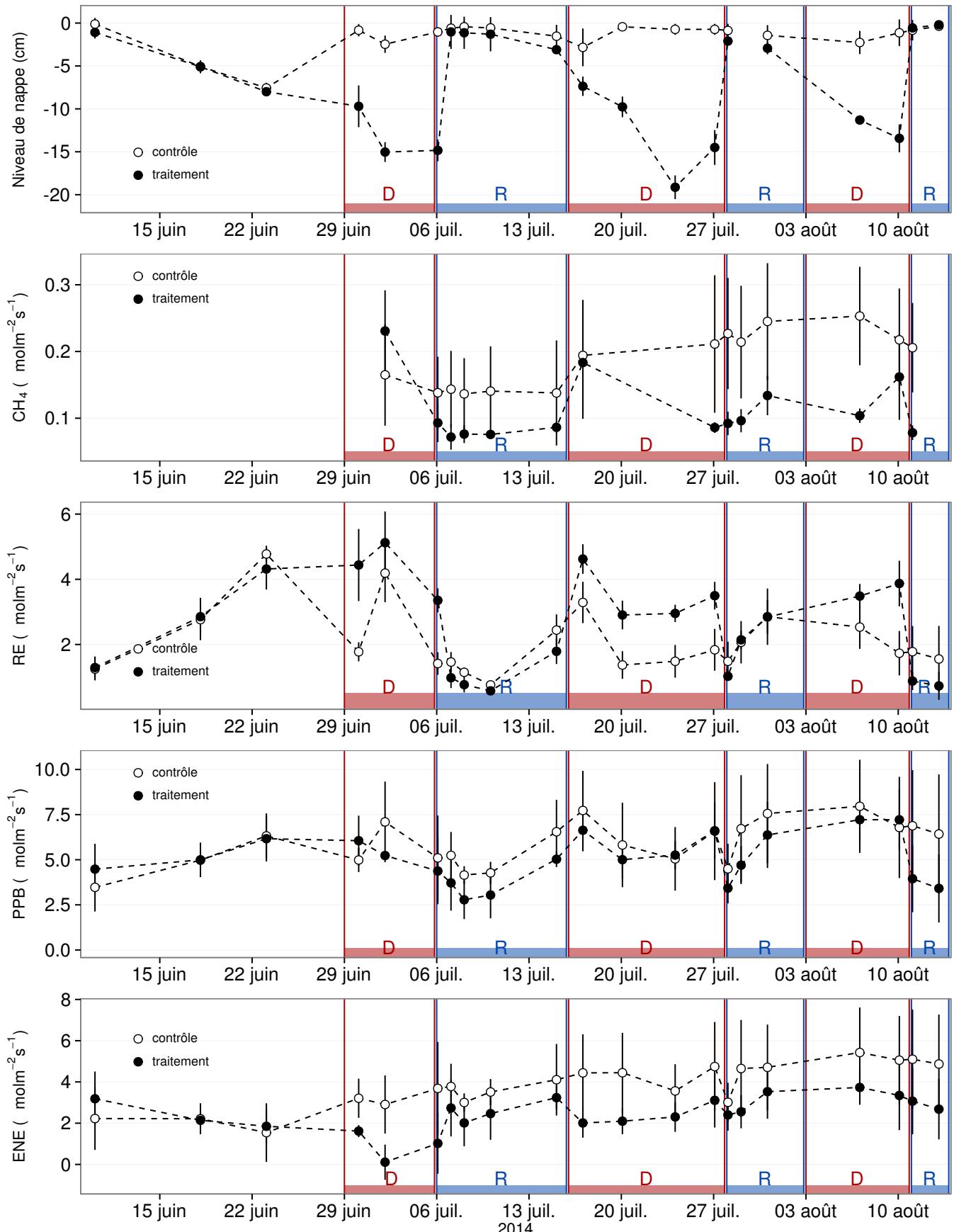


FIGURE 4.4 – Expérimentation B : Moyenne journalière du niveau de nappe en cm (A), et des flux,  $\text{CH}_4$ , RE, PPB, ENE en  $\mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , B, C, D, E. Les cadres et bandes colorées correspondent aux phases de dessiccation (D) en rouge et aux phases de réhumectation (R) en bleu.

1353 d'une quinzaine de centimètres en moyenne pour chaque cycle (Figure 4.4–A).

1354 Les flux de CH<sub>4</sub> moyen s'étendent de 0,07 à 0,34 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup>. Les flux du groupe  
1355 de contrôle, à l'exception de la première mesure, sont supérieurs aux flux du groupe  
1356 traité, leurs moyennes respectives sur l'ensemble des mesures étant de 0,20 ± 0,06 et  
1357 0,11 ± 0,05 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup> respectivement. Les émissions du groupe de contrôle tendent  
1358 à augmenter sur la période de mesure. Une tendance similaire, quoique moins mar-  
1359 quée, est également visible pour le groupe traité. Concernant les cycles de dessicca-  
1360 tion/réhumectation, il est difficile de dégager des comportements communs, même s'il  
1361 semble que l'assèchement conduit à une baisse des émissions (Figure 4.4–B) Cette re-  
1362 lation, mise en exergue pas un nombre de points très faible, n'apparaît cependant pas  
1363 sur l'ensemble des données (Figure 4.5–B) Un pic d'émission de CH<sub>4</sub> est également à  
1364 noter pour chaque cycle pendant la phase de dessiccation.

1365 La RE varie pour les deux groupes entre 0,42 et 5,12 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup> (Figure 4.4–C)).  
1366 Avant le démarrage des manipulations du niveau de la nappe, les valeurs des deux  
1367 groupes sont très proches et augmentent tandis que le niveau de nappe diminue. Pen-  
1368 dant les phases de dessication, les valeurs du groupe traité sont systématiquement supé-  
1369 rieures, de 1,5 à 1,8 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup> en moyenne par phase, par rapport à celle du groupe  
1370 de contrôle. À l'inverse pendant les phases de réhumectation les flux entre les deux  
1371 groupes sont beaucoup plus proches avec une tendance de la RE du groupe de contrôle  
1372 à être au dessus de celle du groupe traité. La RE du groupe traité est systématiquement  
1373 plus faible pendant les phases de réhumectations que pendant les phases de dessicca-  
1374 tions. En moyenne la RE vaut respectivement 2,28 ± 1,00 et 3,86 ± 0,80 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup>  
1375 pour les groupes de contrôle et traité pendant les phases de dessiccation et 1,70 ± 0,62  
1376 et 1,51 ± 0,98 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup> pendant les phases de réhumectation.

1377 Sur l'ensemble de la période de mesure la PPB est comprise entre 2,78 et 7,96 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup>.

1378 Avant le début des traitements les flux des deux groupes sont similaires (Figure 4.4–D).  
1379 La première phase de dessiccation fait passer la PPB du groupe de contrôle au dessus  
1380 du groupe traité. Pour les deux groupes, la PPB est plus importante lors des phases  
1381 de dessiccation comparée aux phase de réhumectation, avec des moyennes respectives

## **4.4. Discussion**

---

1382 de  $6,35 \pm 2,19$  contre  $5,80 \pm 2,20$  pour le groupe de contrôle et de  $5,95 \pm 1,46$  contre  
1383  $4,05 \pm 1,60 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  pour le groupe traité.

1384 Les valeurs d'ENE mesurées sont comprises entre  $0,11$  et  $5,42 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$ , elles  
1385 ont tendance à augmenter au cours du temps. Passé la période pré-traitements pendant  
1386 laquelle les flux de l'ENE sont similaires pour les deux groupes l'ENE du groupe de  
1387 contrôle est systématiquement supérieure à celle du groupe de traitement (Figure 4.4–  
1388 E). L'évolution des deux groupes reste cependant relativement conjointe pendant la  
1389 période de mesure avec pour le groupe traité une diminution récurrente de l'ENE au  
1390 début de chaque phase de dessiccation.

### **1391 4.3.3 tendances générales**

1392 Pour les deux expérimentations une relation nette est visible entre le niveau de la  
1393 nappe et l'ENE qui diminue lorsque le niveau de nappe augmente (Figure 4.5–G,H).  
1394 La relation inverse est visible, pour les deux expérimentations, entre la RE et le niveau  
1395 de la nappe (Figure 4.5–C,D). La PPB par contre ne montre aucune tendance claire  
1396 quelle que soit l'expérimentation. On peut malgré tout noter que les valeurs de PPB les  
1397 plus faibles correspondent aux niveaux de nappe les plus élevés(Figure 4.5–E,F). Pour  
1398 le méthane, que ce soit pour l'expérimentation A ou B, aucune tendance ne semble se  
1399 dégager vis à vis du niveau de la nappe (Figure 4.5–A,B).

## **1400 4.4 Discussion**

### **1401 4.4.1 Comparaison aux mesures *in-situ***

1402 Les flux moyen de  $\text{CH}_4$  mesurés dans les mésocosmes des deux expérimentations  
1403 font partie des valeurs hautes mesurées sur le terrain. Certaines campagnes dépassent  
1404 nettement, en faisant plus que doubler, le maximum de  $0,2 \mu\text{mol m}^{-2} \text{s}^{-1}$  mesuré en  
1405 2014 sur la tourbière de La Guette.

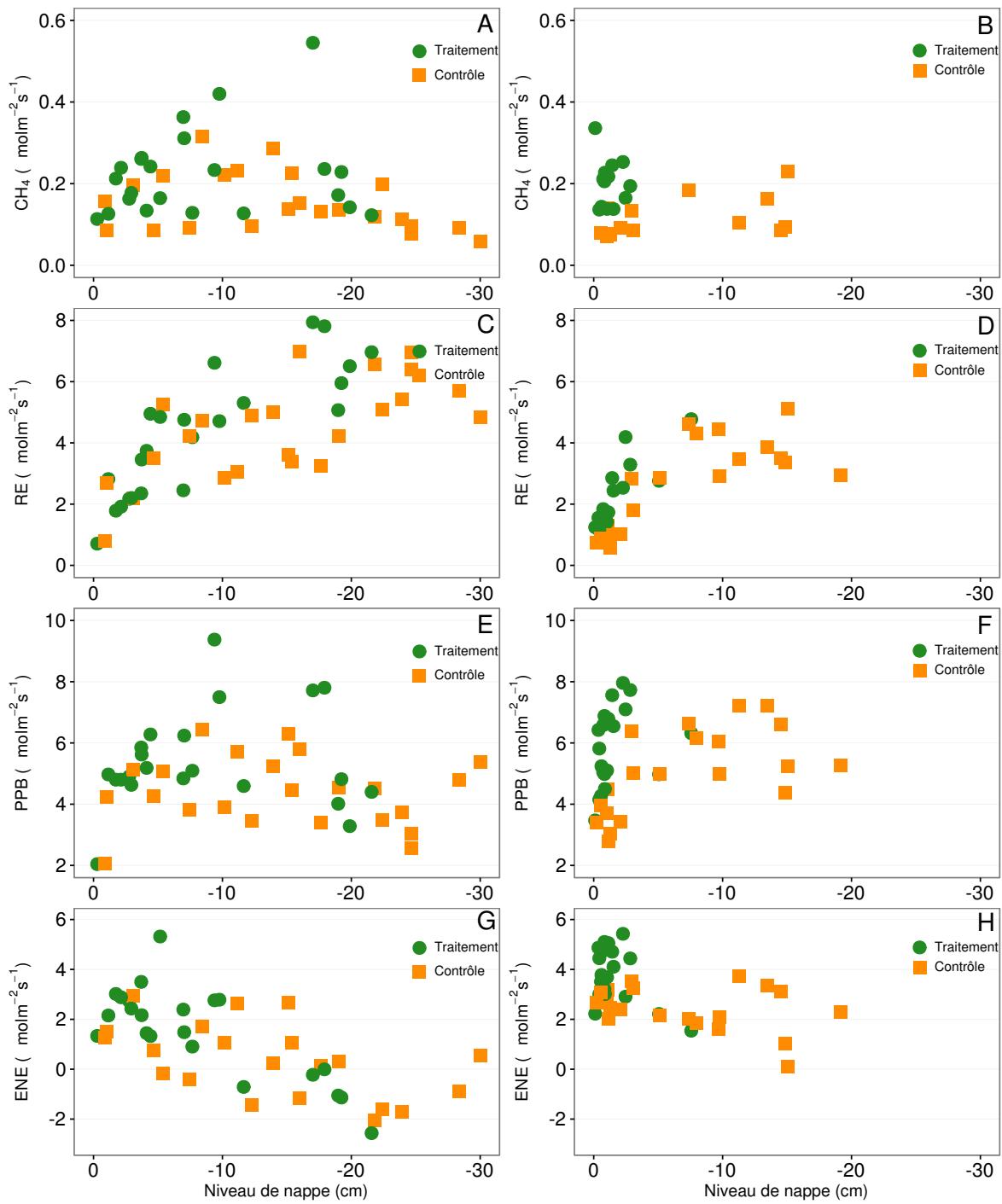


FIGURE 4.5 – Relations entre les flux de GES et le niveau de la nappe

#### 4.4. Discussion

---

1406 Pour le CO<sub>2</sub> les flux sont généralement dans la gamme des valeurs mesurée sur la  
1407 tourbière de La Guette. Pour l'expérimentation A, l'ENE moyen est plus faible que  
1408 celui mesuré sur le terrain la même année : 0,81 contre 2,85 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup>. Pour l'expé-  
1409 rimentation B en revanche l'ENE moyen vaut 0,71 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup> ce qui est relativement  
1410 proche de celui mesuré sur le terrain : 2,93 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup>. Les flux de RE et de PPB  
1411 sont moins fort que les flux mesurés sur le terrain mais restent dans leur gamme de  
1412 valeurs. Ces comparaisons sont par ailleurs à relativiser puisque les mesures de flux  
1413 n'ont pas nécessairement lieu aux mêmes moment de la journée.

1414 Comme pour la RE, les flux de PPB sont du même ordre de grandeur que ceux me-  
1415 surés sur le terrain, mais légèrement plus faible : les maxima moyens mesurés dans les  
1416 mésocosmes sont d'environ 7,5 pour des valeurs de 13 µmol m<sup>-2</sup> s<sup>-1</sup> mesuré directement  
1417 sur la tourbière.

##### 1418 4.4.2 Effet des variations du niveau de la nappe sur les flux de 1419 gaz

1420 Les résultats de ces deux expérimentations montrent clairement une augmentation  
1421 de la RE quand le niveau de la nappe diminue. Ceci est en accord avec les résultats  
1422 d'autres études que ce soit in-situ (Ballantyne *et al.*, 2014) ou en mésocosmes (Blodau  
1423 *et al.*, 2004; Dinsmore *et al.*, 2009). Dans ces deux dernières publications, la baisse  
1424 du niveau de la nappe diminue la PPB. Pas de variations claires de la PPB n'est vi-  
1425 sible dans les données présentées, même si une légère tendance semble émergée aux  
1426 plus fortes profondeur de nappe pour l'expérimentation A, ces observations restent à  
1427 confirmer. Cette absence d'effet du niveau de la nappe sur la PPB peut, peut être,  
1428 être liée à la profondeur des mésocosmes (30 cm). En effet dans Blodau *et al.* (2004)  
1429 et Dinsmore *et al.* (2009), les mésocosmes utilisés sont plus grands, 75 et 41 cm res-  
1430 pectivement, ont permis d'abaisser le niveau de l'eau au delà de -30 cm. Cette limite  
1431 a été rapportée plusieurs fois comme étant un seuil au delà duquel son observés des  
1432 changements importants (Blodau *et al.*, 2004; Peichl *et al.*, 2014). Ce seuil est expliqué  
1433 comme étant la limite au delà de laquelle les forces de capillarités ne permettent plus

1434 d'alimenter en eau les sphaignes (Rydin et Jeglum, 2013b; Ketcheson et Price, 2014).  
1435 Il résulte des constats précédents qu'une baisse du niveau de nappe, faisant augmenter  
1436 la RE et ne changeant pas ou peu la PPB, conduit à une baisse de l'ENE. Cette di-  
1437 minution de l'ENE est cohérente avec la littérature, que ce soit des expérimentations  
1438 en mésocosmes (Aerts et Ludwig, 1997; Blodau *et al.*, 2004), ou in-situ (Bubier *et al.*,  
1439 2003; Sonnentag *et al.*, 2010). Malgré tout l'extrapolation de ses résultats à d'autres  
1440 situations n'est pas évidente car fortement fonction du contexte. D'autre études n'ont,  
1441 par exemple, pas observé d'influence du niveau de la nappe sur la RE (Updegraff *et al.*,  
1442 2001). Par ailleurs Laiho (2006) a montré l'importance du contexte et notamment celui  
1443 de l'échelle de temps considéré qui peut impliquer des phénomènes différents et donc  
1444 avoir des conséquences différentes.

1445 La dépendance entre les flux de CH<sub>4</sub> et le niveau de la nappe, devant conduire à une  
1446 baisse des émissions quand le niveau de la nappe diminue, comme décrite dans Aerts et  
1447 Ludwig (1997), Pelletier *et al.* (2007) ou Turetsky *et al.* (2008), n'a pas été clairement  
1448 observée. Ce constat rejoins d'autres études dans lesquelles une relation inverse ou un  
1449 absence de relation a été trouvé entre le CH<sub>4</sub> et le niveau de la nappe Kettunen *et al.*  
1450 (1996); Bellisario *et al.* (1999); Treat *et al.* (2007). L'observation d'un pic de méthane  
1451 suivant de quelques jours une phase de hausse du niveau de la nappe, est également  
1452 rapportée par Kettunen *et al.* (1996). (**And so what ?**)

#### 1453 4.4.3 Effet cycles multiples



## <sup>1454</sup> 5 Variation journalière de la respiration de <sup>1455</sup> l'écosystème (article)

1457	<b>5.1 Introduction</b>	93
1458		
1459	<b>5.2 Procédure expérimentale et analytique</b>	93
1460	5.2.1 Synchronisation des données	93
1461	5.2.2 Différence entre mesures de jour et mesures de nuit	93
1462	5.2.3 Caractérisation physico-chimique	93
1463	<b>5.3 Résultats</b>	93
1464	5.3.1 Température de l'air et variabilité de RE	93
1465	5.3.2 Synchronisation RE et température du sol	93
1466	5.3.3 Équations utilisées	93
1467	5.3.4 Relation entre RE et la température	93
1468	5.3.5 Évolution du Q10	93
1469	5.3.6 Différence entre mesures de jour et de nuit	93
1470	5.3.7 Caractérisation de la tourbe	93
1471	<b>5.4 Discussion</b>	93
1472	5.4.1 Différence de RE entre les différents sites	93
1473	5.4.2 Temps de latence entre température et RE	93
1474	5.4.3 La synchronisation entre RE et la température améliore la	
1475	représentation de la sensibilité de RE à la température	93
1476	5.4.4 Différence entre mesure de RE faite le jour et la nuit	93
1477	5.4.5 La sensibilité du Q10 à la profondeur de la température et à	
1478	la synchronisation	93
1479		

#### 5.4. Discussion

<sub>1481</sub> 5.1 Introduction

<sub>1482</sub> 5.2 Procédure expérimentale et analytique

<sub>1483</sub> 5.2.1 Synchronisation des données

<sub>1484</sub> 5.2.2 Différence entre mesures de jour et mesures de nuit

<sub>1485</sub> 5.2.3 Caractérisation physico-chimique

<sub>1486</sub> 5.3 Résultats

<sub>1487</sub> 5.3.1 Température de l'air et variabilité de RE

<sub>1488</sub> 5.3.2 Synchronisation RE et température du sol

<sub>1489</sub> 5.3.3 Équations utilisées

<sub>1490</sub> 5.3.4 Relation entre RE et la température

<sub>1491</sub> 5.3.5 Évolution du Q10

<sub>1492</sub> 5.3.6 Différence entre mesures de jour et de nuit

<sub>1493</sub> 5.3.7 Caractérisation de la tourbe

<sub>1494</sub> 5.4 Discussion

<sub>1495</sub> 5.4.1 Différence de RE entre les différents sites

<sub>1496</sub> 5.4.2 Temps de latence entre température et RE

<sub>1497</sub> 5.4.3 La synchronisation entre RE et la température améliore



<sub>1502</sub> Conclusions et perspectives

<sub>1503</sub> 5.5 Bilan du bilan (de C) ?

<sub>1504</sub> Flux fort

<sub>1505</sub> sensibilité param forte

<sub>1506</sub> Modèles multi annuel et pr ise en compte de la végétation

<sub>1507</sub> Quid des variations journalières dans un bilan annuel ?

<sub>1508</sub> Les prendre en compte améliorerait-il les modèles

<sub>1509</sub> modèles globaux ? **limitations deséquations** : Plus généralement, la majorité des

<sub>1510</sub> tourbières sont sous la neige une partie de l'année, ce qui n'arrive que rarement sur

<sub>1511</sub> la tourbière de La Guette et une partie possède également des zones d'eau libre, qui

<sub>1512</sub> n'existent pas sur ce site.

<sub>1513</sub> modèles globaux et profondeur de tourbe

<sub>1514</sub> 5.6 Résilience de la tourbe par rapport aux

<sub>1515</sub> 2 années sèches qui précèdent le BdC

<sub>1516</sub> (lien chap 3 et 4)

<sub>1517</sub> 5.7 Ouverture vers d'autre méthodes de me-

<sub>1518</sub> sures

<sub>1519</sub> — chambre automatique (lien chap 5, et chap 3?)

<sub>1520</sub> — tour eddy covariance (lien chap 5 et chap 3?)

<sub>1521</sub> Bibliographie

- <sub>1522</sub> AERTS, R. et LUDWIG, F. (1997). Water-table changes and nutritional status affect  
<sub>1523</sub> trace gas emissions from laboratory columns of peatland soils. *Soil Biology and*  
<sub>1524</sub> *Biochemistry*, 29(11–12):1691–1698.
- <sub>1525</sub> ALM, J., SAARNIO, S., NYKÄNEN, H., SILVOLA, J. et MARTIKAINEN, P. (1999). Winter  
<sub>1526</sub> CO<sub>2</sub>, CH<sub>4</sub> and N<sub>2</sub>O fluxes on some natural and drained boreal peatlands. *Biogeo-*  
<sub>1527</sub> *chemistry*, 44(2):163–186.
- <sub>1528</sub> ALM, J., TALANOV, A., SAARNIO, S., SILVOLA, J., IKKONEN, E., AALTONEN, H.,  
<sub>1529</sub> NYKÄNEN, H. et MARTIKAINEN, P. J. (1997). Reconstruction of the carbon balance  
<sub>1530</sub> for microsites in a boreal oligotrophic pine fen, Finland. *Oecologia*, 110:423–431.
- <sub>1531</sub> ANDREJKO, M. J., FIENE, F. et COHEN, A. D. (1983). Comparison of ashing techniques  
<sub>1532</sub> for determination of the inorganic content of peats. In *Testing of Peats and Organic*  
<sub>1533</sub> *Soils : A Symposium*, volume 820, pages 5–10. ASTM International.
- <sub>1534</sub> AURELA, M., RIUTTA, T., LAURILA, T., TUOVINEN, J.-P., VESALA, T., TUITILA,  
<sub>1535</sub> E.-S., RINNE, J., HAAPANALA, S. et LAINE, J. (2007). CO<sub>2</sub> exchange of a sedge fen  
<sub>1536</sub> in southern Finland—the impact of a drought period. *Tellus B*, 59(5):826–837.
- <sub>1537</sub> BALLANTYNE, D. M., HRIBLJAN, J. A., PYPKER, T. G. et CHIMNER, R. A. (2014).  
<sub>1538</sub> Long-term water table manipulations alter peatland gaseous carbon fluxes in nor-  
<sub>1539</sub> thern Michigan. *Wetlands Ecol. Manage.*, 22(1):35–47.
- <sub>1540</sub> BEER, C., REICHSTEIN, M., TOMELLERI, E., CIAIS, P., JUNG, M., CARVALHAIS, N.,  
<sub>1541</sub> RÖDENBECK, C., ARAIN, M. A., BALDOCCHI, D., BONAN, G. B., BONDEAU, A.,  
<sub>1542</sub> CESCATTI, A., LASSLOP, G., LINDROTH, A., LOMAS, M., LUSSAERT, S., MARGO-  
<sub>1543</sub> LIS, H., OLESON, K. W., ROUPSARD, O., VEENENDAAL, E., VIOVY, N., WILLIAMS,  
<sub>1544</sub> C., WOODWARD, F. I. et PAPALE, D. (2010). Terrestrial Gross Carbon Dioxide Up-  
<sub>1545</sub> take : Global Distribution and Covariation with Climate. *Science*, 329(5993):834–838.
- <sub>1546</sub> BELLISARIO, L. M., BUBIER, J. L., MOORE, T. R. et CHANTON, J. P. (1999). Controls  
<sub>1547</sub> on CH<sub>4</sub> emissions from a northern peatland. *Global Biogeochemical Cycles*, 13(1):81–  
<sub>1548</sub> 91.
- <sub>1549</sub> BLODAU, C., BASILIKO, N. et MOORE, T. R. (2004). Carbon turnover in peatland  
<sub>1550</sub> mesocosms exposed to different water table levels. *Biogeochemistry*, 67(3):331–351.
- <sub>1551</sub> BOND-LAMBERTY, B. et THOMSON, A. (2010). Temperature-associated increases in  
<sub>1552</sub> the global soil respiration record. *Nature*, 464(7288):579–582.
- <sub>1553</sub> BORTOLUZZI, E., EPRON, D., SIEGENTHALER, A., GILBERT, D. et BUTTLER, A.  
<sub>1554</sub> (2006). Carbon balance of a European mountain bog at contrasting stages of re-  
<sub>1555</sub> generation. *New Phytol.*, 172(4):708–718.

- 1556 BUBIER, J., COSTELLO, A., MOORE, T. R., ROULET, N. T. et SAVAGE, K. (1993).  
1557 Microtopography and methane flux in boreal peatlands, northern Ontario, Canada.  
1558 *Canadian Journal of Botany*, 71(8):1056–1063.
- 1559 BUBIER, J. L., BHATIA, G., MOORE, T. R., ROULET, N. T. et LAFLEUR, P. M. (2003).  
1560 Spatial and Temporal Variability in Growing-Season Net Ecosystem Carbon Dioxide  
1561 Exchange at a Large Peatland in Ontario, Canada. *Ecosystems*, 6:353–367.
- 1562 BUBIER, J. L., CRILL, P. M., MOORE, T. R., SAVAGE, K. et VARNER, R. K. (1998).  
1563 Seasonal patterns and controls on net ecosystem CO<sub>2</sub> exchange in a boreal peatland  
1564 complex. *Global Biogeochemical Cycles*, 12(4):703–714.
- 1565 BUBIER, J. L., MOORE, T. R., BELLISARIO, L., COMER, N. T. et CRILL, P. M. (1995).  
1566 Ecological controls on methane emissions from a Northern Peatland Complex in the  
1567 zone of discontinuous permafrost, Manitoba, Canada. *Global Biogeochemical Cycles*,  
1568 9(4):455–470.
- 1569 BUCKLAND, P. C. (1993). Peatland archaeology : a conservation resource on the edge  
1570 of extinction. *Biodivers. Conserv.*, 2(5):513–527.
- 1571 CHAPMAN, S., BUTTLER, A., FRANCEZ, A.-J., LAGGOUN-DÉFARGE, F., VASANDER,  
1572 H., SCHLOTER, M., COMBE, J., GROSVERNIER, P., HARMS, H., EPRON, D. et  
1573 OTHERS (2003). Exploitation of northern peatlands and biodiversity maintenance :  
1574 a conflict between economy and ecology. *Front. Ecol. Environ.*, 1(10):525–532.
- 1575 CIAIS, P., SABINE, C., BALA, G., BOPP, L., BROVKIN, V., CANADELL, J., CHHABRA,  
1576 A., DEFRIES, R., GALLOWAY, J., HEIMANN, M. et OTHERS (2014). Carbon and  
1577 other biogeochemical cycles. In *Climate Change 2013 : The Physical Science Basis.*  
1578 *Contribution of Working Group I to the Fifth Assessment Report of the Intergovernmental Panel on Climate Change*, pages 465–570. Cambridge University Press.
- 1580 CROW, S. E. et WIEDER, R. K. (2005). Sources of CO<sub>2</sub> emission from a northern  
1581 peatland : root respiration, exudation, and decomposition. *Ecology*, 86(7):1825–1834.
- 1582 DINSMORE, K. J., SKIBA, U. M., BILLETT, M. F. et REES, R. M. (2009). Effect  
1583 of water table on greenhouse gas emissions from peatland mesocosms. *Plant Soil*,  
1584 318(1-2):229–242.
- 1585 ESWARAN, H., VAN DEN BERG, E. et REICH, P. (1993). Organic carbon in soils of  
1586 the world. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 57(1):192–194.
- 1587 FRANCEZ, A.-J. (2000). La dynamique du carbone dans les tourbières à Sphagnum,  
1588 de la sphaine à l'effet de serre. *L'Année Biologique*, 39:205–270.
- 1589 GOGO, S., GUIMBAUD, C., LAGGOUN-DÉFARGE, F., CATOIRE, V. et ROBERT, C.  
1590 (2011). In situ quantification of CH<sub>4</sub> bubbling events from a peat soil using a new  
1591 infrared laser spectrometer. *Journal of Soils and Sediments*, 11:545–551.
- 1592 GORHAM, E. (1991). Northern Peatlands : Role in the Carbon Cycle and Probable  
1593 Responses to Climatic Warming. *Ecol. Appl.*, 1(2):182–195.

- 1594 GÖRRES, C. M., KUTZBACH, L. et ELSGAARD, L. (2014). Comparative modeling of  
1595 annual CO<sub>2</sub> flux of temperate peat soils under permanent grassland management.  
1596 *Agriculture, Ecosystems & Environment*, 186:64–76.
- 1597 GUIMBAUD, C., CATOIRE, V., GOGO, S., ROBERT, C., CHARTIER, M., LAGGOUN-  
1598 DÉFARGE, F., GROSSEL, A., ALBÉRIC, P., POMATHIOD, L., NICOULLAUD, B. et  
1599 RICHARD, G. (2011). A portable infrared laser spectrometer for flux measurements  
1600 of trace gases at the geosphere-atmosphere interface. *Measurement Science & Tech-*  
1601 *nology*, 22(7):1–17.
- 1602 HARRIS, D. C. (2010). Charles David Keeling and the Story of Atmospheric CO<sub>2</sub>  
1603 Measurements†. *Anal. Chem.*, 82(19):7865–7870.
- 1604 JACOBS, C. M. J., JACOBS, A. F. G., BOSVELD, F. C., HENDRIKS, D. M. D., HENSEN,  
1605 A., KROON, P. S., MOORS, E. J., NOL, L., SCHRIER-UIJL, A. et VEENENDAAL, E. M.  
1606 (2007). Variability of annual CO<sub>2</sub> exchange from Dutch grasslands. *Biogeosciences*,  
1607 4(5):803–816.
- 1608 JOOSTEN, H. et CLARKE, D. (2002). *Wise use of mires and peatlands*. International  
1609 mire conservation group.
- 1610 JUNE, T., EVANS, J. R. et FARQUHAR, G. D. (2004). A simple new equation for the  
1611 reversible temperature dependence of photosynthetic electron transport : a study on  
1612 soybean leaf. *Funct. Plant Biol.*, 31(3):275–283. WOS :000220831200008.
- 1613 KETCHESON, S. J. et PRICE, J. S. (2014). Characterization of the fluxes and stores of  
1614 water within newly formed Sphagnum moss cushions and their environment. *Ecohy-  
1615 drology*, 7(2):771–782.
- 1616 KETTUNEN, A., KAITALA, V., ALM, J., SILVOLA, J., NYKÄNEN, H. et MARTIKAINEN,  
1617 P. J. (1996). Cross-correlation analysis of the dynamics of methane emissions from  
1618 a boreal peatland. *Glob. Biogeochem. Cycles*, 10(3):457–471.
- 1619 KIM, J. et VERMA, S. B. (1992). Soil surface CO<sub>2</sub> flux in a Minnesota peatland.  
1620 *Biogeochemistry*, 18(1):37–51.
- 1621 LAIHO, R. (2006). Decomposition in peatlands : Reconciling seemingly contrasting  
1622 results on the impacts of lowered water levels. *Soil Biology and Biochemistry*, 38(8):  
1623 2011–2024.
- 1624 LANDVA, A. O., KORPIJAAKKO, E. O. et PHEENEY, P. E. (1983). Geotechnical clas-  
1625 sification of peats and organic soils. In *Testing of peats and organic soils*, volume  
1626 820, pages 37–51.
- 1627 LAPPALAINEN, E. (1996). *Global peat resources*, volume 4. International Peat Society  
1628 Jyskä.
- 1629 LIVINGSTON, G. P. et HUTCHINSON, G. L. (1995). Enclosure-based measurement of  
1630 trace gas exchange : applications and sources of error. *Biog. Trace Gases Meas.*  
1631 *Emiss. Soil Water*, pages 14–51.

- 1632 LONG, K. D., FLANAGAN, L. B. et CAI, T. (2010). Diurnal and seasonal variation in  
 1633 methane emissions in a northern Canadian peatland measured by eddy covariance.  
 1634 *Global Change Biology*, 16(9):2420–2435.
- 1635 LUND, M., CHRISTENSEN, T. R., LINDROTH, A. et SCHUBERT, P. (2012). Effects  
 1636 of drought conditions on the carbon dioxide dynamics in a temperate peatland.  
 1637 *Environ. Res. Lett.*, 7(4):045704.
- 1638 LUO, Y. et ZHOU, X. (2006). Chapter 8 - Methods of measurements and estimations.  
 1639 In LUO, Y. et ZHOU, X., éditeurs : *Soil Respiration and the Environment*, pages 161  
 1640 – 185. Academic Press, Burlington.
- 1641 MANNEVILLE, O. (1999). *Le monde des tourbières et des marais : France, Suisse,  
 1642 Belgique et Luxembourg*. Delachaux & Niestle.
- 1643 NATIONAL WETLANDS WORKING GROUP (1997). *The Canadian wetland classifica-  
 1644 tion system*. University of Waterloo, Waterloo, Ontario, 2nd edition édition.
- 1645 PEICHL, M., ÖQUIST, M., LÖFVENIUS, M. O., ILSTEDT, U., SAGERFORS, J., GRELLE,  
 1646 A., LINDROTH, A. et NILSSON, M. B. (2014). A 12-year record reveals pre-growing  
 1647 season temperature and water table level threshold effects on the net carbon dioxide  
 1648 exchange in a boreal fen. *Environ. Res. Lett.*, 9(5):055006.
- 1649 PELLETIER, L., MOORE, T. R., ROULET, N. T., GARNEAU, M. et BEAULIEU-AUDY,  
 1650 V. (2007). Methane fluxes from three peatlands in the La Grande Rivière watershed,  
 1651 James Bay lowland, Canada. *J. Geophys. Res. Biogeosciences 2005–2012*, 112(G1).
- 1652 POST, W. M., EMANUEL, W. R., ZINKE, P. J. et STANGENBERGER, A. G. (1982). Soil  
 1653 carbon pools and world life zones. *Nature*, 298:156–159.
- 1654 PUMPANEN, J., KOLARI, P., ILVESNIEMI, H., MINKKINEN, K., VESALA, T., NIINISTÖ,  
 1655 S., LOHLA, A., LARMOLA, T., MORERO, M., PIHLATIE, M., JANSENS, I., YUSTE,  
 1656 J. C., GRÜNZWEIG, J. M., RETH, S., SUBKE, J.-A., SAVAGE, K., KUTSCH, W., ØS-  
 1657 TRENG, G., ZIEGLER, W., ANTHONI, P., LINDROTH, A. et HARI, P. (2004). Com-  
 1658 parison of different chamber techniques for measuring soil CO<sub>2</sub> efflux. *Agric. For.  
 1659 Meteorol.*, 123(3–4):159–176.
- 1660 RAMEAU, J.-C., MANSION, D. et DUMÉ, G. (2008). *Flore forestière française : Plaines  
 1661 et collines*. Forêt privée française.
- 1662 RAMSAR, C. (1987). *Convention relative aux zones humides d'importance internatio-  
 1663 nale particulièrement comme habitats des oiseaux d'eau, (Ramsar, Iran, 1971) telle  
 1664 qu'amendée en 1982 et 1987.*
- 1665 ROBERT, C. (2007). Simple, stable, and compact multiple-reflection optical cell for  
 1666 very long optical paths. *Appl. Opt.*, 46(22):5408.
- 1667 ROBERT, M. et SAUGIER, B. (2003). Contribution des écosystèmes continentaux à la  
 1668 séquestration du carbone. *Comptes Rendus Geoscience*, 335(6–7):577–595.
- 1669 RYDIN, H. et JEGLUM, J. (2013a). Peat and organic soil. In *The biology of Peatlands*,  
 1670 pages 85–107. Oxford University Press.

- 1671 RYDIN, H. et JEGLUM, J. (2013b). Sphagnum - the builder of boreal peatlands. In  
1672 *The biology of Peatlands*, pages 65–84. Oxford University Press.
- 1673 SIEGENTHALER, U. et OESCHGER, H. (1987). Biospheric CO<sub>2</sub> emissions during the  
1674 past 200 years reconstructed by deconvolution of ice core data. *Tellus B*, 39B(1-  
1675 2):140–154.
- 1676 SILVOLA, J., ALM, J., AHLHOLM, U., NYKÄNEN, H. et MARTIKAINEN, P. J. (1996).  
1677 The contribution of plant roots to CO<sub>2</sub> fluxes from organic soils. *Biol Fertil Soils*,  
1678 23(2):126–131.
- 1679 SONNENTAG, O., VAN DER KAMP, G., BARR, A. G. et CHEN, J. M. (2010). On the  
1680 relationship between water table depth and water vapor and carbon dioxide fluxes  
1681 in a minerotrophic fen. *Glob. Change Biol.*, 16(6):1762–1776.
- 1682 STRACK, M. (2008). *Peatlands and climate change*. IPS, International Peat Society,  
1683 Jyväskylä, Finland.
- 1684 STRACK, M., WALLER, M. F. et WADDINGTON, J. M. (2006). Sedge succession and  
1685 peatland methane dynamics : A potential feedback to climate change. *Ecosystems*,  
1686 9(2):278–287.
- 1687 STRACK, M. et ZUBACK, Y. C. A. (2013). Annual carbon balance of a peatland 10 yr  
1688 following restoration. *Biogeosciences*, 10(5):2885–2896.
- 1689 TREAT, C. C., BUBIER, J. L., VARNER, R. K. et CRILL, P. M. (2007). Timescale  
1690 dependence of environmental and plant-mediated controls on CH<sub>4</sub> flux in a temperate  
1691 fen. *J. Geophys. Res. Biogeosciences 2005–2012*, 112(G1).
- 1692 TRUDEAU, N. C., GARNEAU, M. et PELLETIER, L. (2012). Methane fluxes from a  
1693 patterned fen of the northeastern part of the La Grande river watershed, James Bay,  
1694 Canada. *Biogeochemistry*, 113(1-3):409–422.
- 1695 TRUDEAU, N. C., GARNEAU, M. et PELLETIER, L. (2014). Interannual variability in  
1696 the CO<sub>2</sub> balance of a boreal patterned fen, James Bay, Canada. *Biogeochemistry*,  
1697 118(1-3):371–387.
- 1698 TURETSKY, M. R., TREAT, C. C., WALDROP, M. P., WADDINGTON, J. M., HAR-  
1699 DEN, J. W. et MC GUIRE, A. D. (2008). Short-term response of methane fluxes and  
1700 methanogen activity to water table and soil warming manipulations in an Alaskan  
1701 peatland. *J. Geophys. Res. Biogeosciences 2005–2012*, 113(G3).
- 1702 TURUNEN, J., TOMPOPO, E., TOLONEN, K. et REINIKAINEN, A. (2002). Estimating  
1703 carbon accumulation rates of undrained mires in Finland—application to boreal and  
1704 subarctic regions. *The Holocene*, 12(1):69–80.
- 1705 UPDEGRAFF, K., BRIDGHAM, S. D., PASTOR, J., WEISHAMPEL, P. et HARTH, C.  
1706 (2001). Response of CO<sub>2</sub> and CH<sub>4</sub> emissions from peatlands to warming and water  
1707 table manipulation. *Ecol. Appl.*, 11(2):311–326.
- 1708 VIEL, E., BINET, S., GOGO, S. et LAGGOUN-DÉFARGE, F. (2015). Tree invasion  
1709 controls the drainage pattern in La Guette peatland (France) : impact on the water  
1710 storage capacity of the peat. *Journal of Hydrology (submitted)*.

- 1711 WADDINGTON, J. M. et ROULET, N. T. (2000). Carbon balance of a boreal patterned  
1712 peatland. *Global Change Biology*, 6(1):87–97.
- 1713 WORRALL, F., BURT, T., ROWSON, J., WARBURTON, J. et ADAMSON, J. (2009).  
1714 The multi-annual carbon budget of a peat-covered catchment. *Science of The Total  
1715 Environment*, 407(13):4084–4094.
- 1716 YU, Z., LOISEL, J., BROSSEAU, D. P., BEILMAN, D. W. et HUNT, S. J. (2010). Global  
1717 peatland dynamics since the Last Glacial Maximum. *Geophys. Res. Lett.*, 37(13).

# Index

## A

1718 atterrissage ..... 10

## C

1721 carbone

1722 stock ..... 11

1723 changements globaux ..... 2, 12

## E

1725 échange net de l'écosystème

1726 contrôle ..... 18

## P

1728 paludification ..... 10

1729 photosynthèse ..... 14

1730 production primaire brute

1731 contrôle ..... 18

## R

1733 respiration ..... 15

1734 de l'écosystème ..... 15

1735 contrôle ..... 17

1736 du sol ..... 15

## S

1738 services écologiques ..... 3

## T

1740 tourbières ..... 8–13

1741 distribution ..... 9

1742 formation ..... 10

1743 surface ..... 9

1744 utilisation ..... 12

1745 tourbification ..... 8

## Z

1746 zone humide ..... 8



<sup>1748</sup> Annexes

<sub>1749</sub> A Photos supplémentaires



(a) droséra

FIGURE 1 – Végétation présente sur le site de La Guette, et suivie lors des campagnes de mesure.

<sub>1750</sub> B protocole végétation

<sub>1751</sub> Le suivi non-destructif d'une végétation n'est pas triviale et nécessite la mise en  
<sub>1752</sub> place de protocoles particuliers en fonction du type de végétation. L'objectif est de  
<sub>1753</sub> pouvoir estimer une biomasse produite en impactant au minimum la végétation en  
<sub>1754</sub> place. Pour l'ensemble des espèces végétales présentes dans les embases servant à la  
<sub>1755</sub> mesure des flux un recouvrement à été estimé, à l'œil.

<sub>1756</sub> **La strate arbustive**

<sub>1757</sub> Pour la strate arbustive des mesures de hauteur moyenne ont été effectuées, en  
<sub>1758</sub> mesurant depuis le niveau du sol, ou le toit des sphaignes, si elles étaient présentes,  
<sub>1759</sub> jusqu'au sommet de l'individu.

<sub>1760</sub> **La strate herbacée**

<sub>1761</sub> Pour la strate herbacée, en 2013, 5 individus des deux espèces majoritaires (*Eriophorum vaginatum* ? *augustifolium* ?, *Molinia Caerulea*) ont été marqués afin de pourvoir  
<sub>1762</sub> les mesurer plusieurs fois au cours de la saison. Cependant les difficultés à retrouver  
<sub>1763</sub> les individus marqués couplés à la mort d'un nombre important d'entre eux n'ont pas  
<sub>1764</sub> permis d'acquérir de résultats significatifs. En conséquence en 2014 ces deux espèces  
<sub>1765</sub> ont fait l'objet de comptage exhaustif et de mesure de hauteur moyenne.

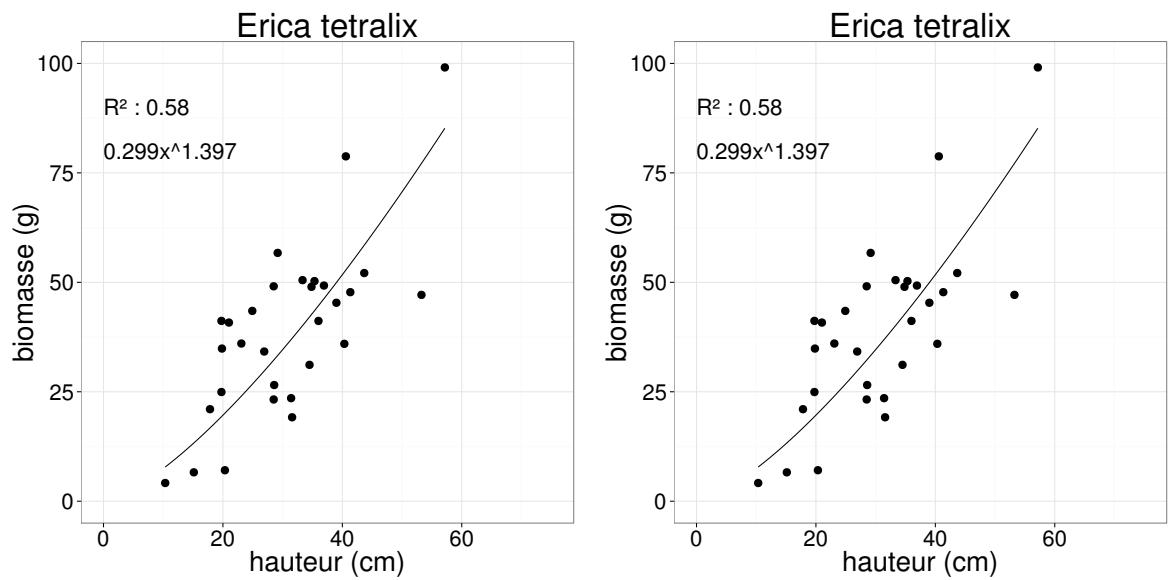


FIGURE 2 – Calibration de la biomasse en fonction de la hauteur

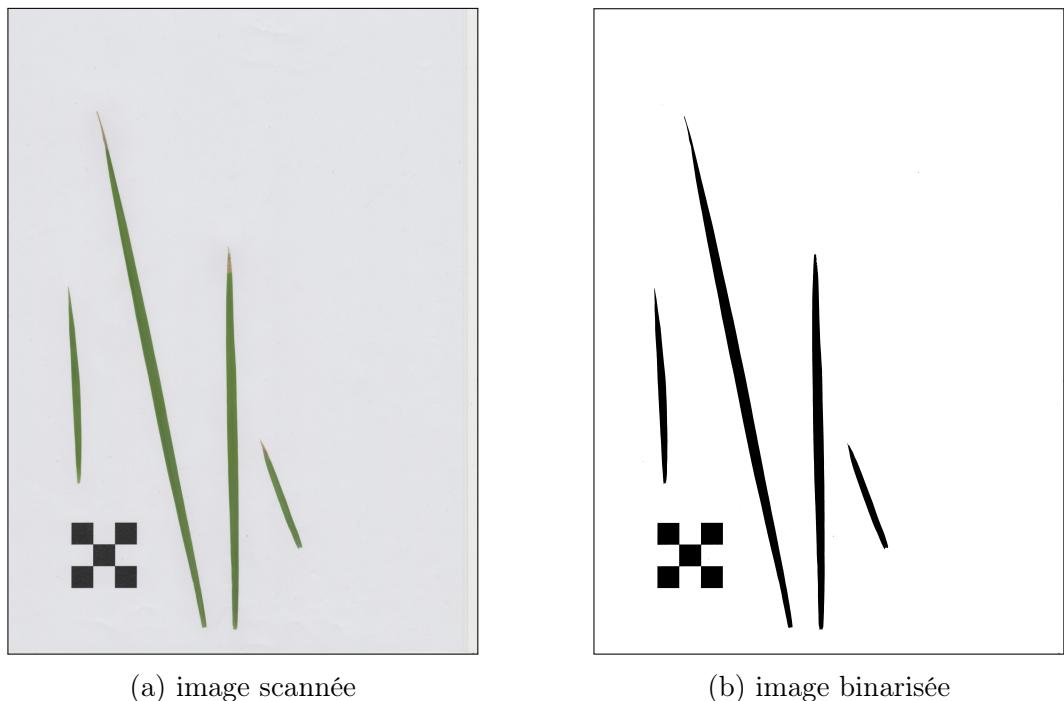


FIGURE 3 – Scanne des feuilles

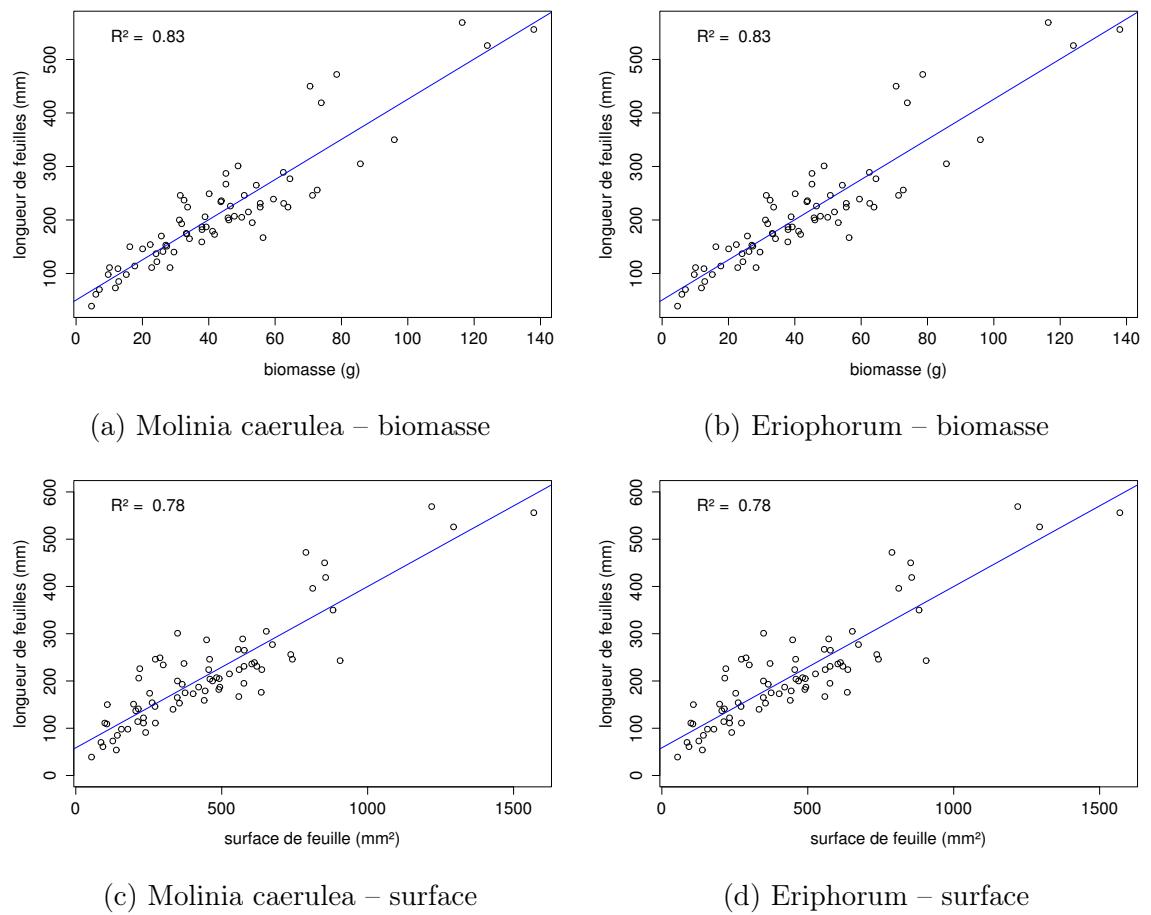


FIGURE 4 – Calibration de la biomasse herbacées pour *Molinia Caerulea* (a), pour *Eriophorum* (b) et de la surface de feuille pour *Molinia Caerulea* (c), pour *Eriophorum* (d) en fonction de la hauteur

<sub>1767</sub> C CARBIODIV

<sub>1768</sub> D package m70r

[Prénom NOM]  
**[Titre de la thèse (en français)]**

Résumé : (1700 caractères max.)

Lorem ipsum dolor sit amet, consectetur adipiscing elit. Proin volutpat ipsum id purus ultrices lobortis. Maecenas ornare enim quis eros. Nunc eget mauris ut quam malesuada mattis. Vestibulum ante ipsum primis in faucibus orci luctus et ultrices posuere cubilia Curae ; Integer vel tellus. Nam rutrum, purus non sodales rhoncus, quam magna imperdiet eros, sit amet euismod justo metus at orci. Suspendisse neque turpis, feugiat interdum, faucibus vel, aliquet quis, risus. Etiam est elit, eleifend a, consequat sit amet, scelerisque nec, odio. Quisque id odio quis libero iaculis tincidunt. Sed non mi. Morbi aliquam commodo nibh. Integer justo purus, pulvinar a, suscipit vel, iaculis a, justo. Morbi ut orci. Maecenas fringilla orci. Phasellus auctor, enim vitae tempus egestas, justo mi cursus sem, vel blandit leo turpis vitae quam. Etiam sit amet felis vitae eros ornare porttitor.

Curabitur felis velit, aliquam at, aliquet in, iaculis vitae, velit. Nunc lobortis magna id ligula. Vestibulum ante ipsum primis in faucibus orci luctus et ultrices posuere cubilia Curae ; Integer congue ultrices mi. Isdem diebus Apollinaris Domitianus gener, paulo ante agens palatii Caesaris curam, ad Mesopotamiam missus a socero per militares numeros immode dicte scrutabatur, an quaedam altiora meditantis iam Galli secreta suscepit scripta, qui conpertis Antiochiae gestis per minorem Armeniam lapsus Constantinopolim petit.

Mots clés : mot 1, mot 2, ...

**[Titre de la thèse (en anglais)]**

Résumé : (1700 caractères max.)

Lorem ipsum dolor sit amet, consectetur adipiscing elit. Proin volutpat ipsum id purus ultrices lobortis. Maecenas ornare enim quis eros. Nunc eget mauris ut quam malesuada mattis. Vestibulum ante ipsum primis in faucibus orci luctus et ultrices posuere cubilia Curae ; Integer vel tellus. Nam rutrum, purus non sodales rhoncus, quam magna imperdiet eros, sit amet euismod justo metus at orci. Suspendisse neque turpis, feugiat interdum, faucibus vel, aliquet quis, risus. Etiam est elit, eleifend a, consequat sit amet, scelerisque nec, odio. Quisque id odio quis libero iaculis tincidunt. Sed non mi. Morbi aliquam commodo nibh. Integer justo purus, pulvinar a, suscipit vel, iaculis a, justo. Morbi ut orci. Maecenas fringilla orci. Phasellus auctor, enim vitae tempus egestas, justo mi cursus sem, vel blandit leo turpis vitae quam. Etiam sit amet felis vitae eros ornare porttitor.

Curabitur felis velit, aliquam at, aliquet in, iaculis vitae, velit. Nunc lobortis magna id ligula. Vestibulum ante ipsum primis in faucibus orci luctus et ultrices posuere cubilia Curae ; Integer congue ultrices mi. Isdem diebus Apollinaris Domitianus gener, paulo ante agens palatii Caesaris curam, ad Mesopotamiam missus a socero per militares numeros immode dicte scrutabatur, an quaedam altiora meditantis iam Galli secreta suscepit scripta, qui conpertis Antiochiae gestis per minorem Armeniam lapsus Constantinopolim petit.

Mots clés : mot 1, mot 2, ...