

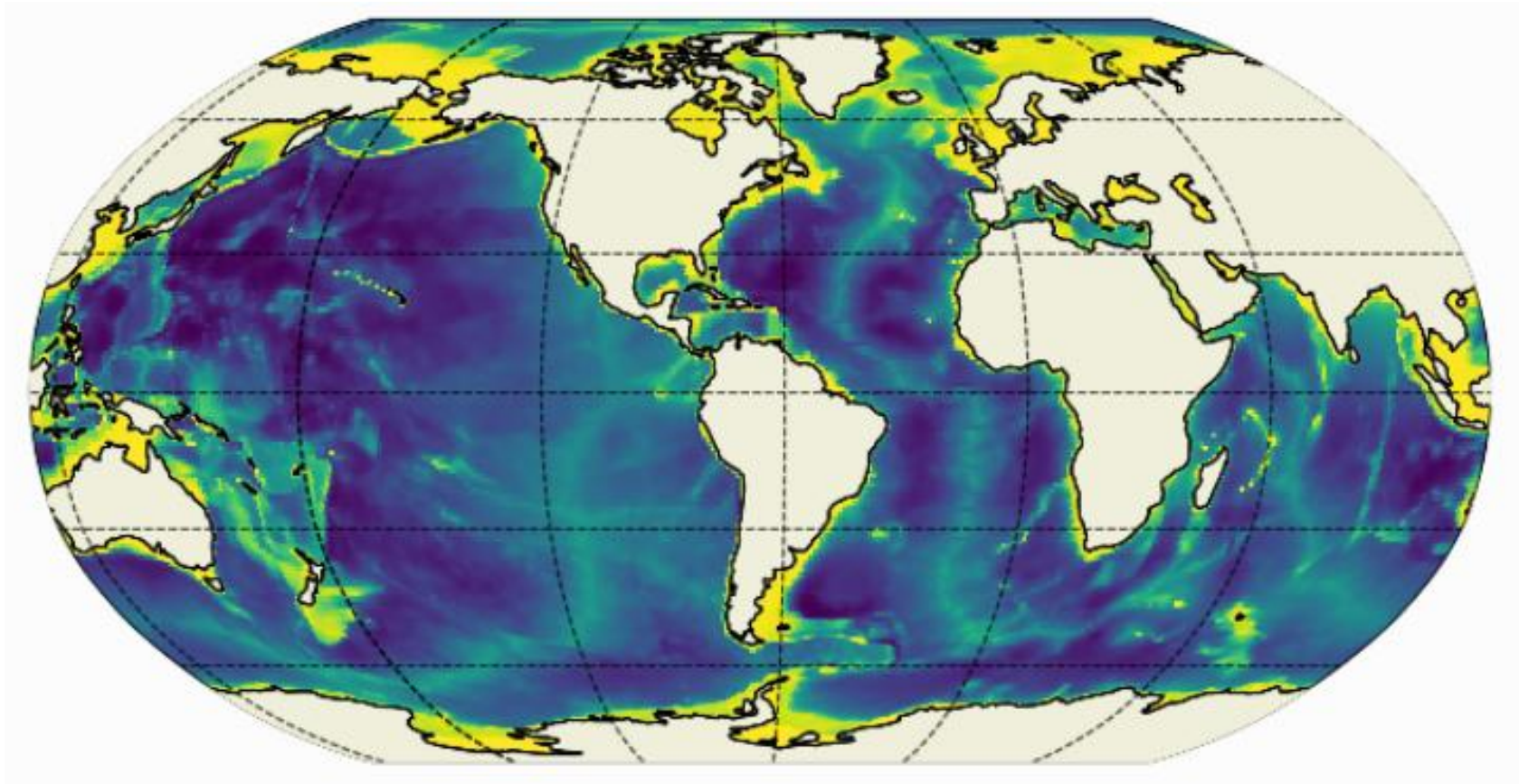
# Analyse par modélisation océanique et biogéochimique 2D+1D de l'efficacité régionale de l'élimination du dioxyde de carbone marin (mCDR) par la méthode d'augmentation de l'alcalinité (OAE)

Encadrant(e)s : Océanne Bousquet, Catherine Choquet et  
Souleyman Kadri-Harouna



clima-Tek

# PLAN



- 1 Contexte
- 2 Problématique du modèle 2D horizontal
- 3 Pré-traitement des données
- 4 Modèle Lagrangien 2D horizontal
- 5 Analyse des résultats 2D en surface
- 6 Conclusion et introduction de l'objectif 3D
- 7 Plan de la semaine



## 1. Spécialité de l'entreprise

- Développer des **outils de quantification et de modélisation biogéochimique** pour le captage de carbone océanique (méthode mCDR).
- Fournir des solutions scientifiques pour **comprendre et prédire le comportement du carbone dans l'océan**.

## 2. Objectifs principaux

- Rendre les solutions mCDR **fiables et réduire leurs incertitudes**.
- Permettre aux modèles mCDR de jouer un rôle concret dans **l'atténuation du réchauffement climatique**.

## 3. Solutions développées par Clima-Tek

- Quantifier les **flux de CO<sub>2</sub> capté ou relâché par l'océan** et suivre leur **évolution dans le temps**, ainsi que leurs **déplacements**, pour évaluer l'impact réel d'un déploiement mCDR dans l'océan.
- Identifier les **zones les plus favorables au captage de CO<sub>2</sub>** en tenant compte des **courants océaniques**, des **dynamiques régionales** et de la **biogéochimie locale**.



- **Ajouter de l'alcalinité (ALK)** modifie l'équilibre du Carbone Inorganique Dissous (**DIC**) dans l'océan :

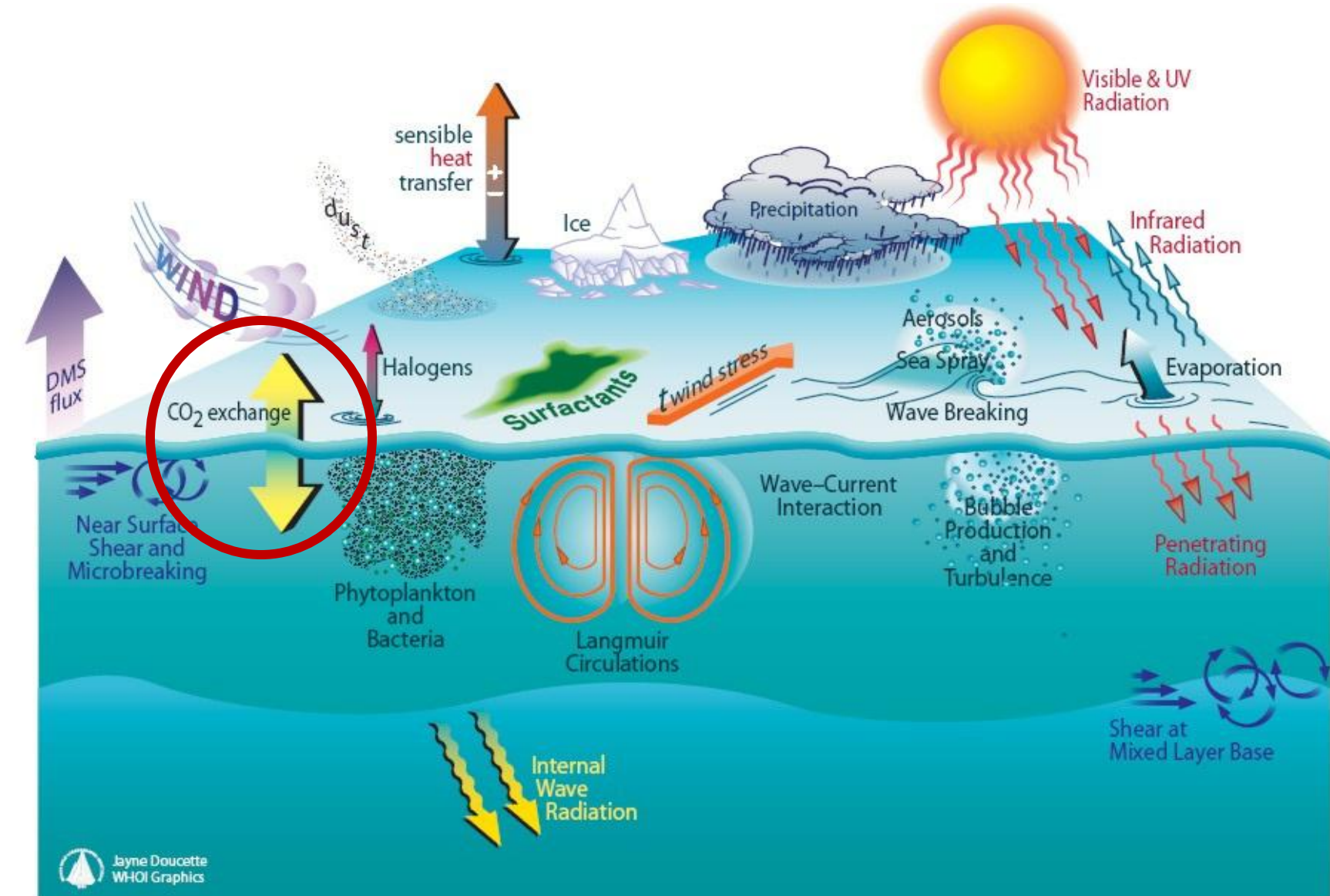
$$\text{DIC} = [\text{CO}_2^{\text{aq}}] + [\text{HCO}_3^-] + [\text{CO}_3^{2-}]$$

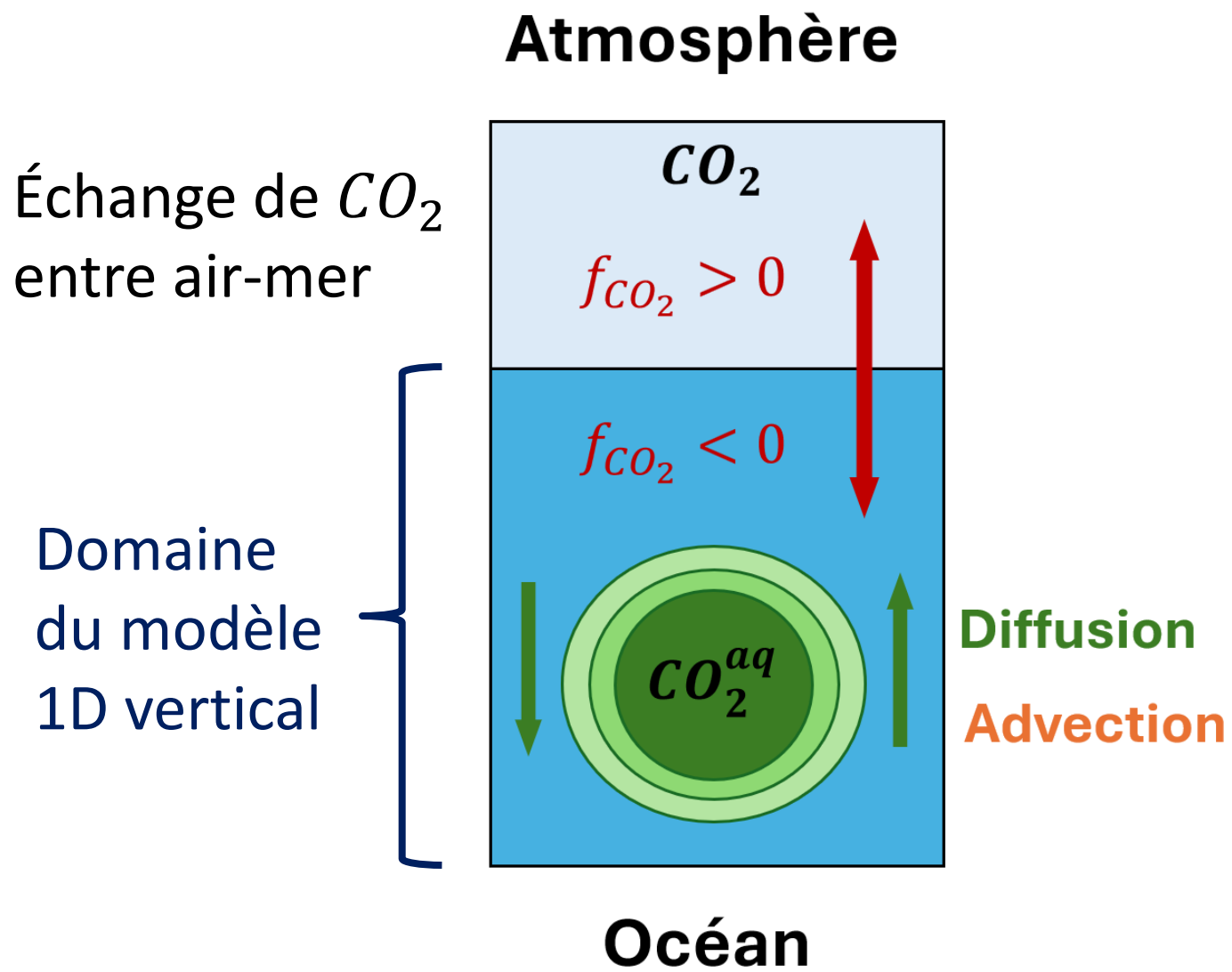
$$\text{ALK} = [\text{HCO}_3^-] + 2[\text{CO}_3^{2-}] + [\text{OH}^-] + [\text{B}(\text{OH})_4^-] - [\text{H}^+]$$

- La concentration de  $\text{CO}_2^{\text{aq}}$  **diminue** et donc la **pression partielle de  $\text{CO}_2$**  dans l'eau ( $p\text{CO}_2^{\text{aq}}$ ) baisse,
- Création d'un **gradient de pression** qui favorise l'entrée de  $\text{CO}_2$  dans l'océan depuis l'atmosphère :

$$F_{\text{CO}_2} = -\rho_0 \kappa_g \kappa_0 (p\text{CO}_2^{\text{aq}} - p\text{CO}_2^{\text{atm}})$$

⇒  $\text{CO}_2$  est ensuite stocké à long terme sous forme de  $\text{HCO}_3^-$  et  $\text{CO}_3^{2-}$ , renforçant le rôle de l'océan comme **puits de carbone**





Suselj K. and al. (2025) Quantifying marine Carbon Dioxide Removal (mCDR) via Alkalinity Enhancement Across Circulation Regimes Using ECCO-Darwin and 1D Models

$$\partial_t c = -\partial_z(w c) + \partial_z(K \partial_z c) + f_{source}$$

$$\partial_t(dic) = -\partial_z(w dic) + \partial_z(K \partial_z(dic)) - f_{CO_2}$$

$$f_{CO_2} = \kappa (1 - a_{ice}) (\partial_c(pCO_2^{aq}) c + \partial_{dic}(pCO_2^{aq}) dic)$$

→ Équations de conservation qui décrivent l'évolution de l'alcalinité  $c$  et du Carbone Inorganique Dissous  $dic$  dans la colonne d'eau:

- Diffusion et advection verticales des concentrations de l'alcalinité  $c$  et du  $dic$  (Dissolved Inorganic Carbon)
- Terme source : ajout d'un flux d'alcalinité  $f_{source}$  à la surface (méthode OAE)
- Terme biogéochimique : ajout du flux net de  $CO_2$  de l'atmosphère vers l'océan car  $f_{CO_2}$  devient négatif avec l'ajout d'alcalinité  $f_{source}$

⇒ Augmentation du  $CO_2$  atmosphérique absorbé par l'océan due à l'ajout d'alcalinité.

Développer un **modèle océanographique 2D horizontal simplifié** pour simuler l'impact d'un **flux quotidien d'alcalinité ( $f_{source}$ )** ajouté localement à la **surface de l'océan (OAE)** sur la capacité d'absorption du  **$CO_2$**  par l'océan, en prenant en compte les **courants horizontaux**.

## Modèle Lagrangien horizontal :

Équation de conservation pour simuler l'évolution de la concentration d'alcalinité  $c$  induite par l'ajout  $f_{source}$

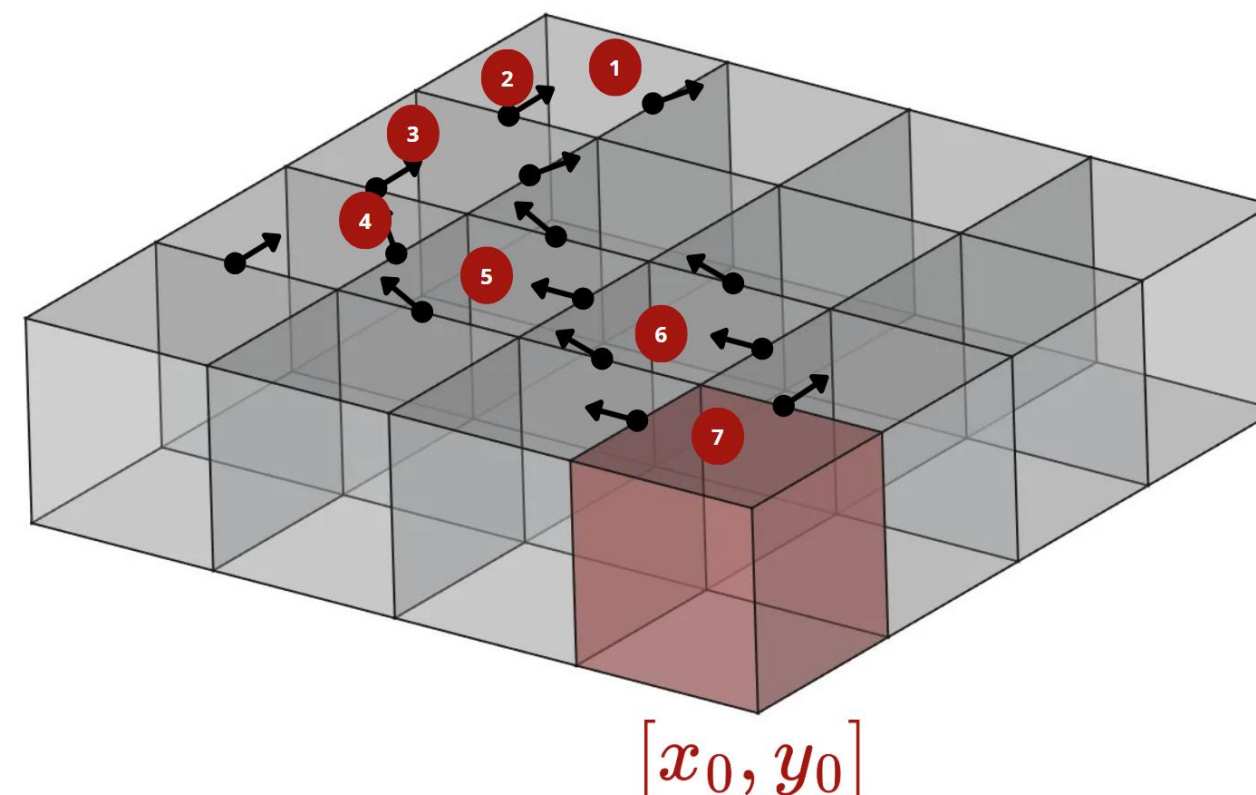
$\partial_t c + \partial_x(uc) + \partial_y(vc) = f_{source}$  sur la cellule initiale  $[x_0, y_0]$  uniquement,

$\partial_t c + \partial_x(uc) + \partial_y(vc) = 0$  ailleurs,

$c|_{t=0} = 0$

⇒ Diffusion négligeable en surface par rapport aux courants horizontaux, donc les équations de conservation sont conservatives

⇒ Modèle Lagrangien est suffisant



Représentation schématique de cette simulation Lagrangienne horizontale avec l'ajout de  $f_{source}$  à chaque pas de temps à la surface de la cellule initiale  $[x_0, y_0]$

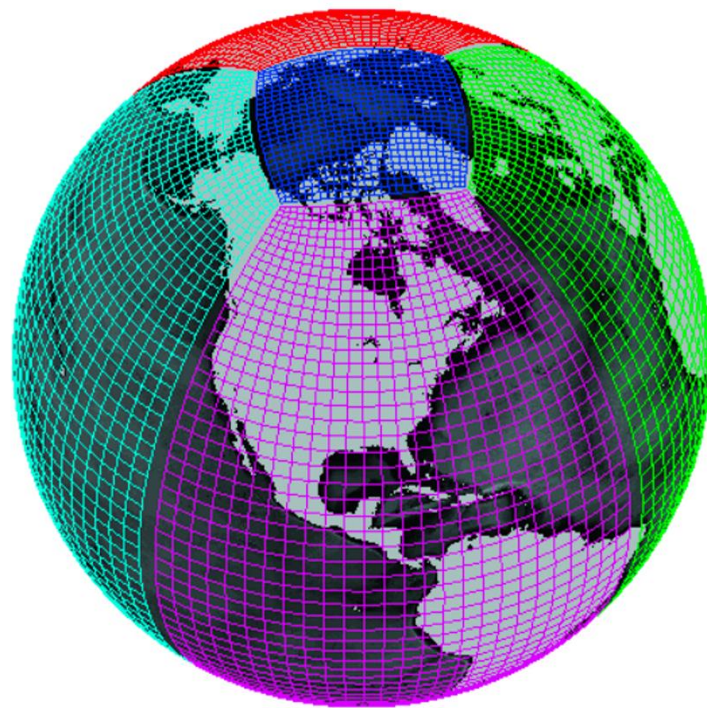


Données provenant de modèles couplés océanographie et biogéochimie:

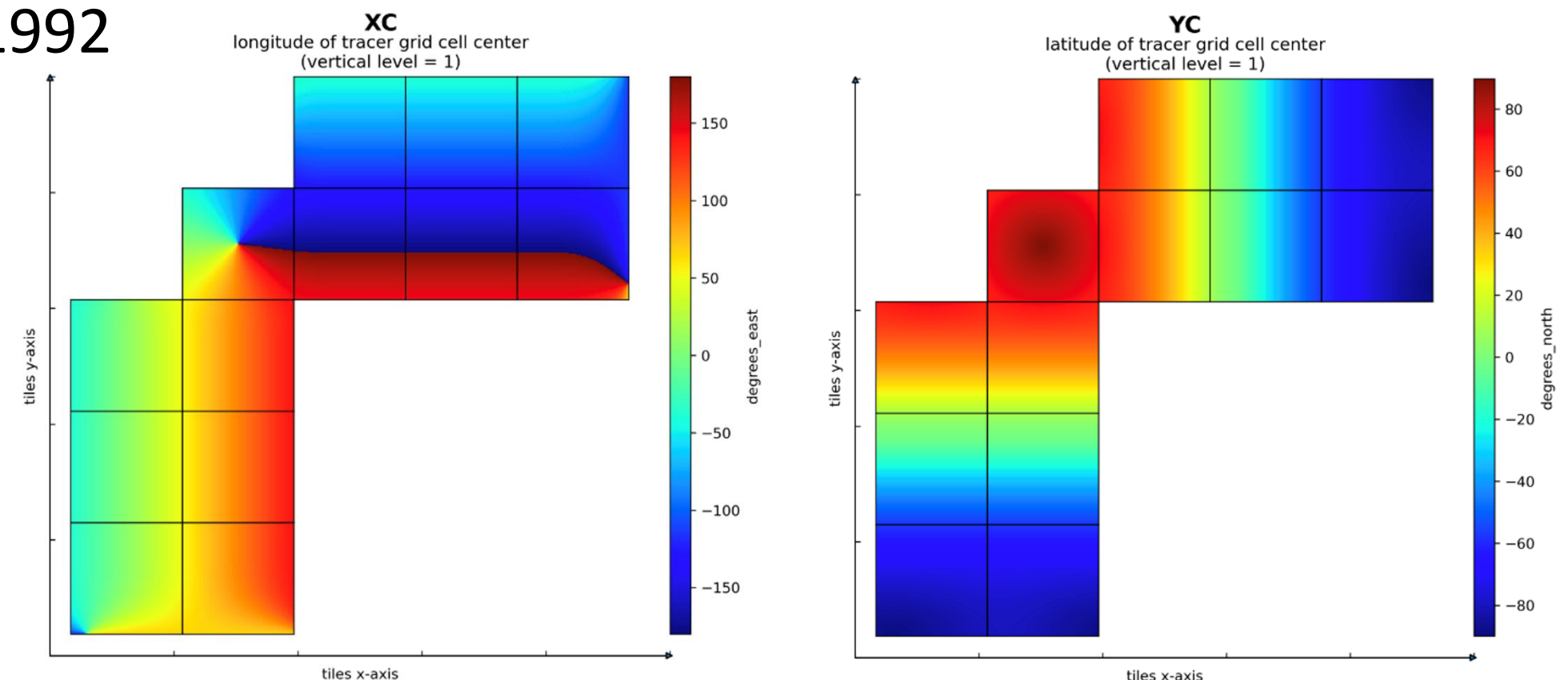
- **Modèle de circulation et de physique océanique (ECCO : Estimating the Circulation and Climate of the Ocean)** appelé **MITgcm** (MIT general circulation model)
- **Modèle biogéochimique (Darwin)** qui simule les cycles du carbone, de l'azote, du fer, du silicium, de l'oxygène, ainsi que la dynamique du plancton

Format des données :

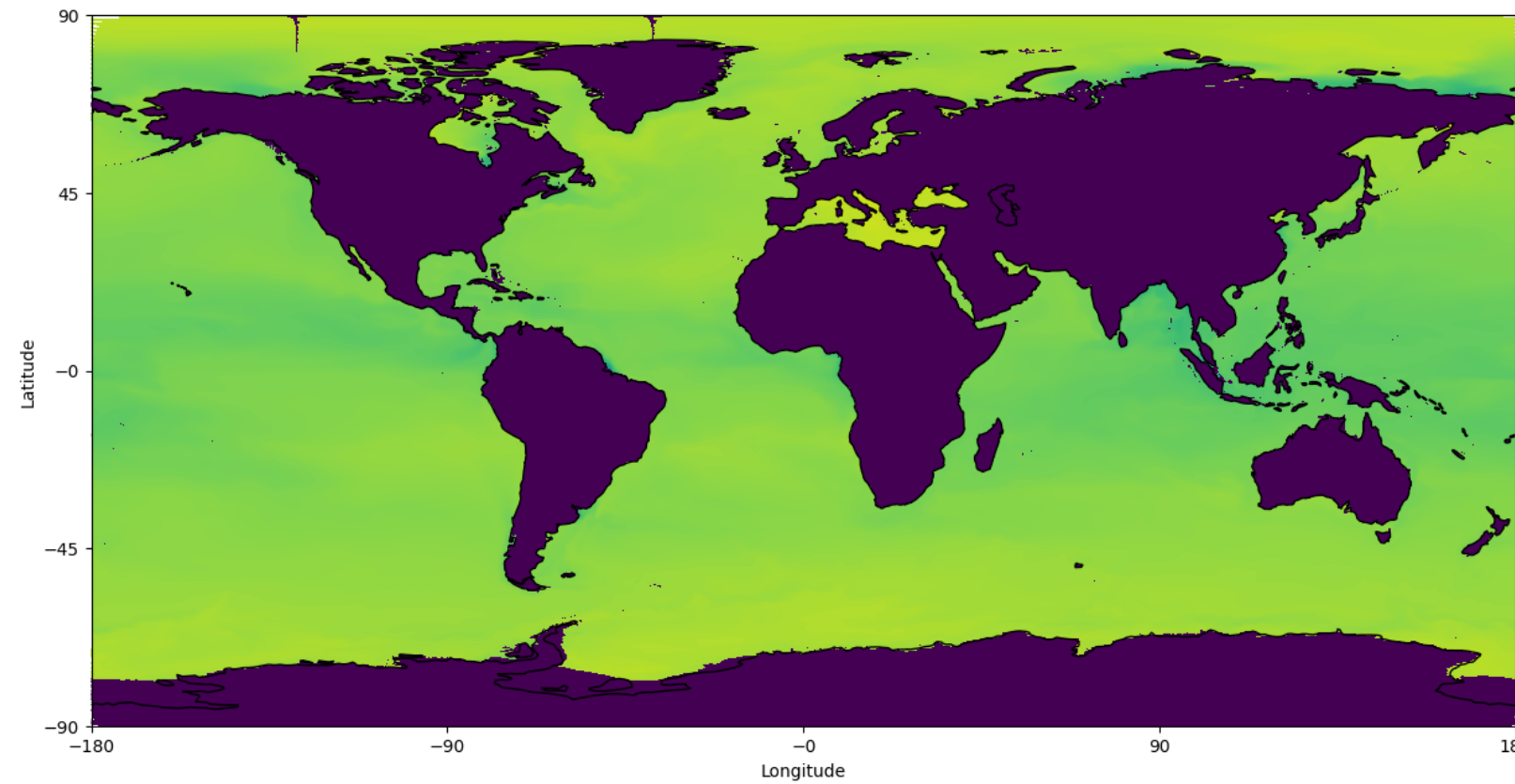
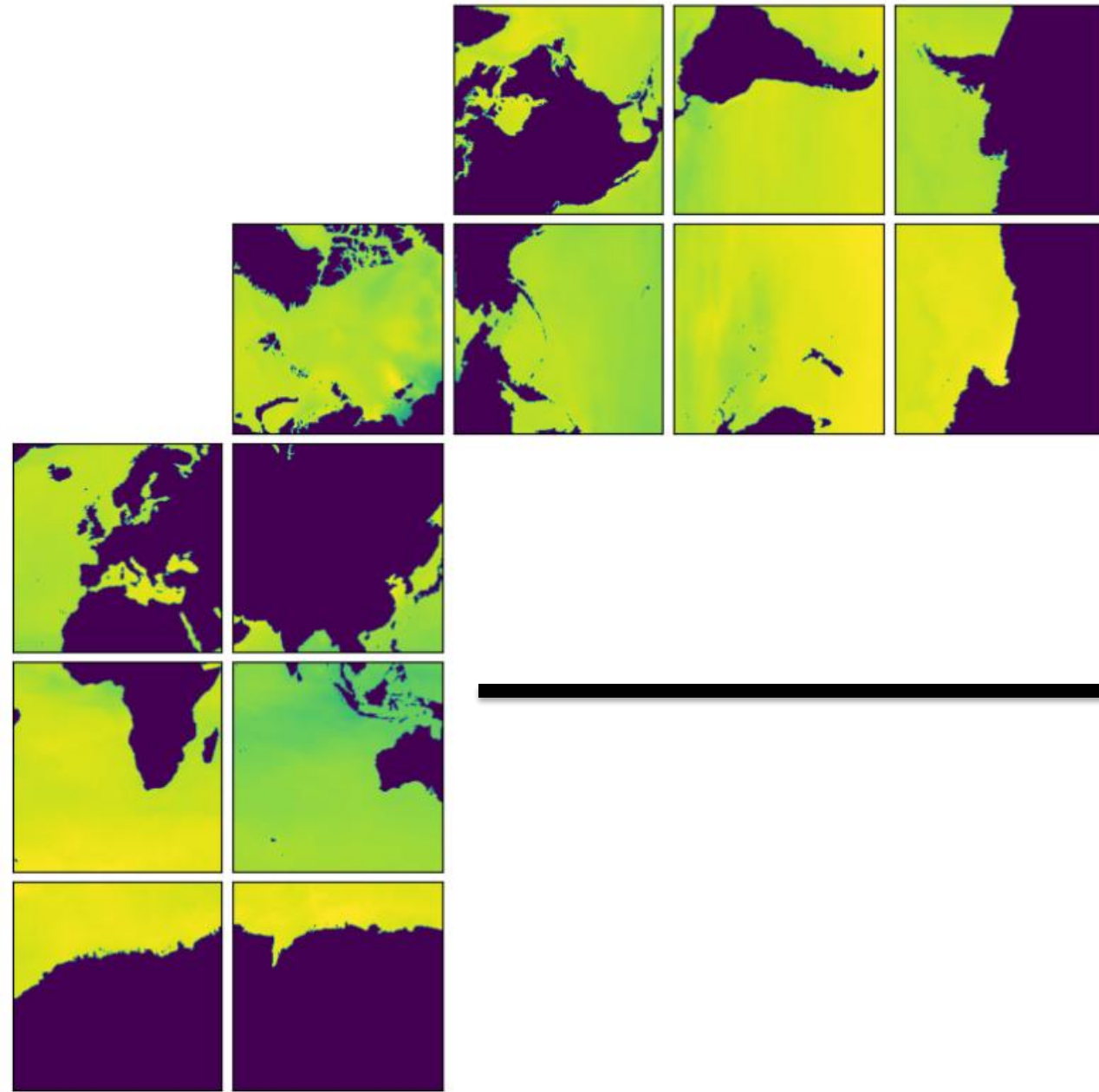
- Grille native **Lat-Lon-Cap en 13 tuiles** pour optimiser la résolution en hautes latitudes
- Résolution horizontale minimale de 1° et 50 niveaux verticaux allant jusqu'à 6000m de profondeur
- Données disponibles **mensuellement, quotidiennement ou oneshot** en format **binaire** sur le site ECCO Data Portal → début des données en 1992



Grille Lat-Lon-Cap de ECCO

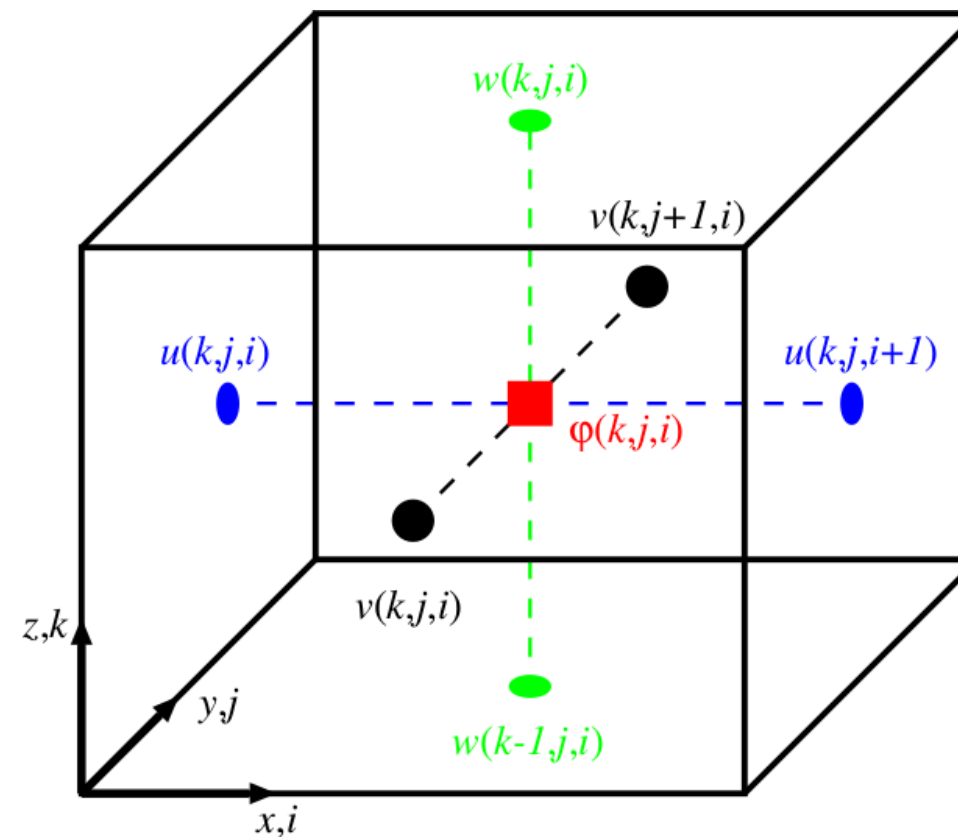


Grille géométrique native de ECCO



**2** Aplatissement des grilles

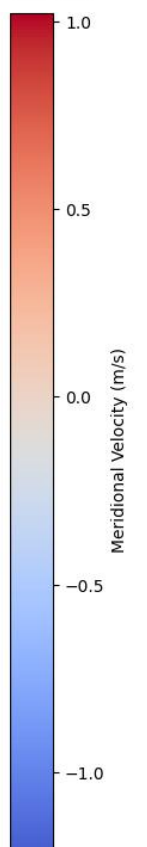
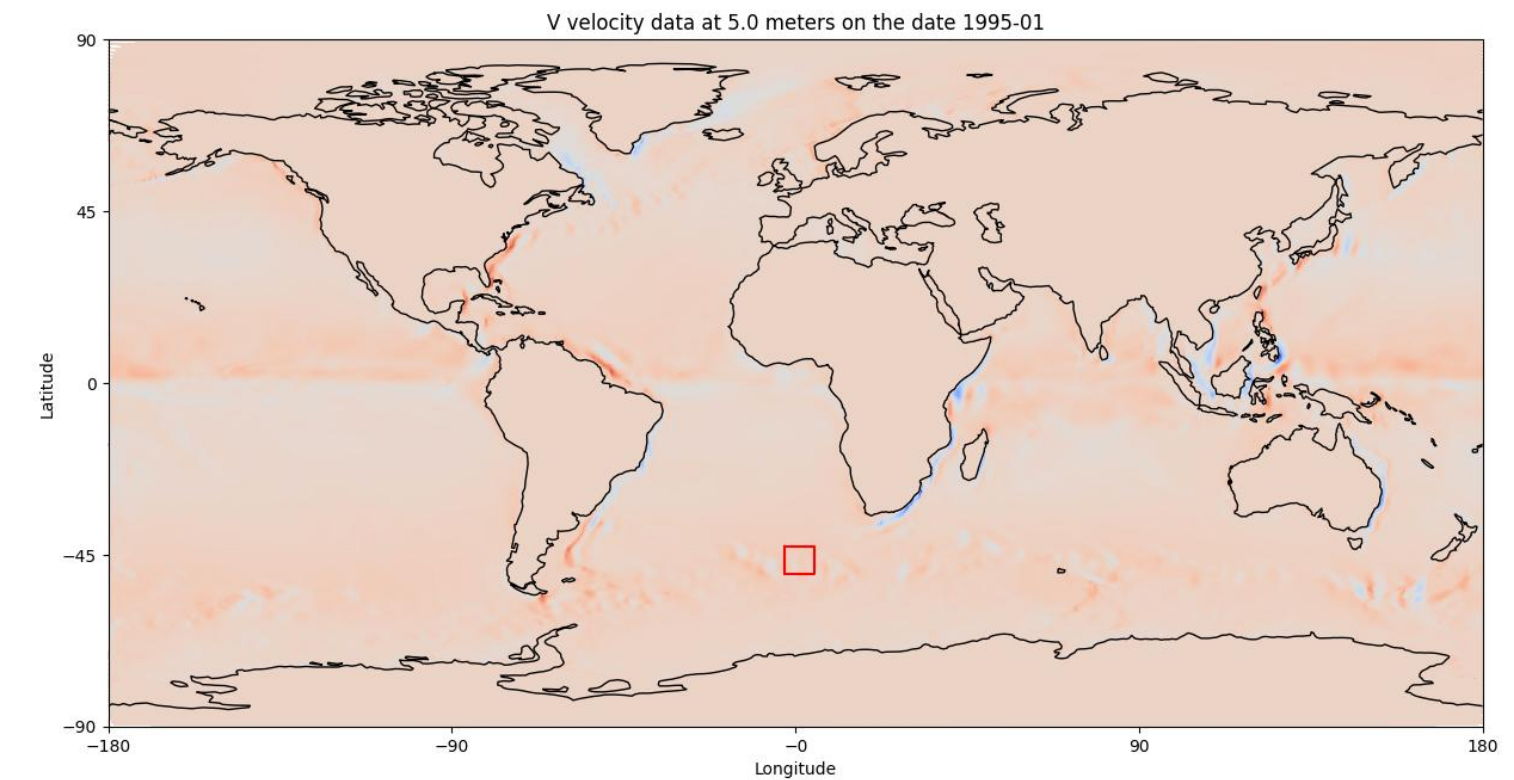
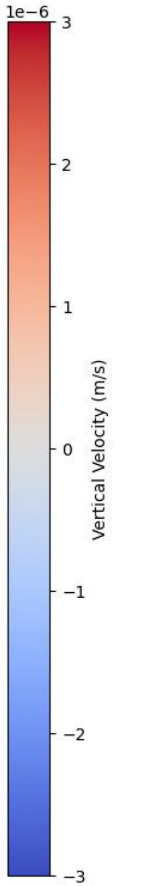
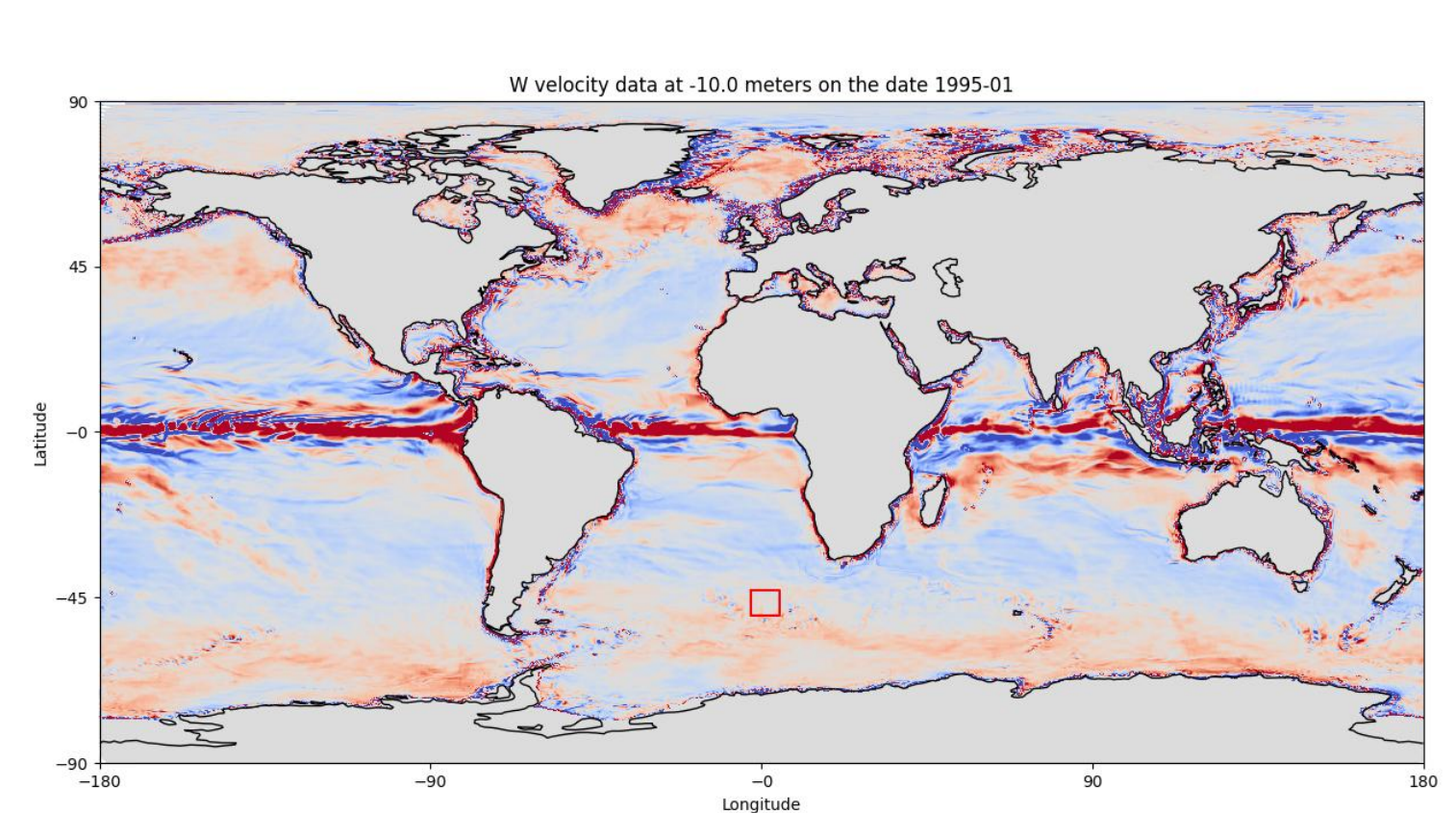
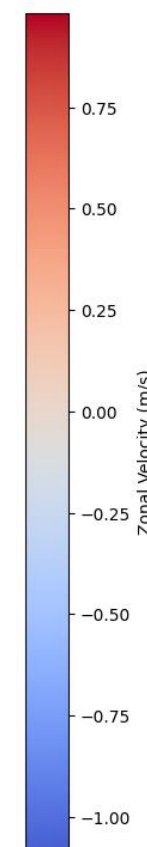
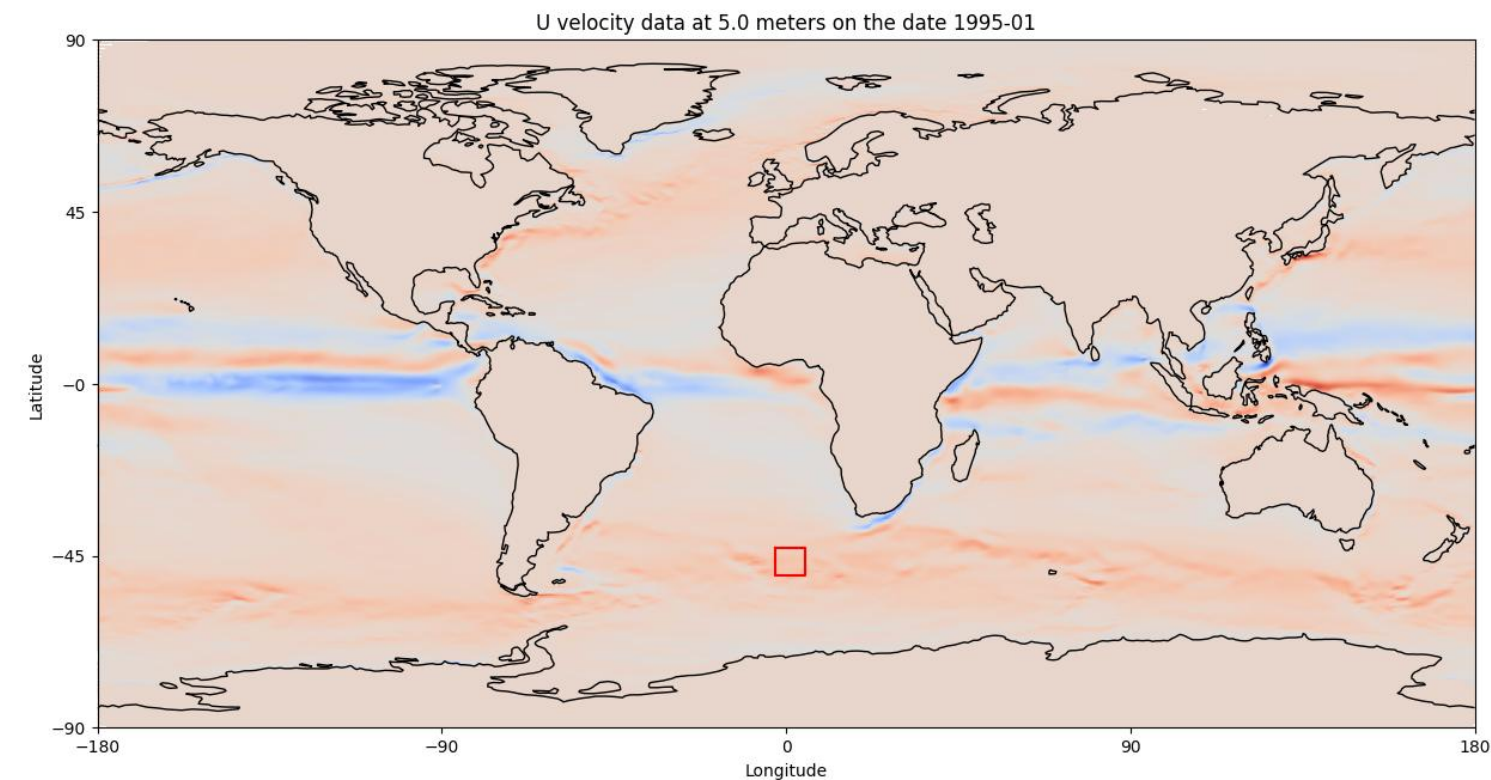
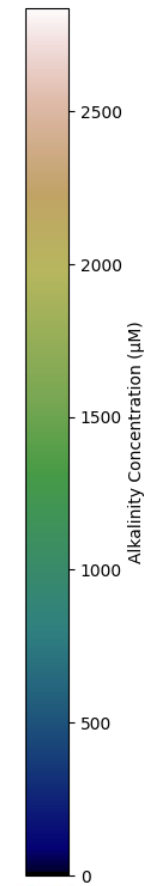
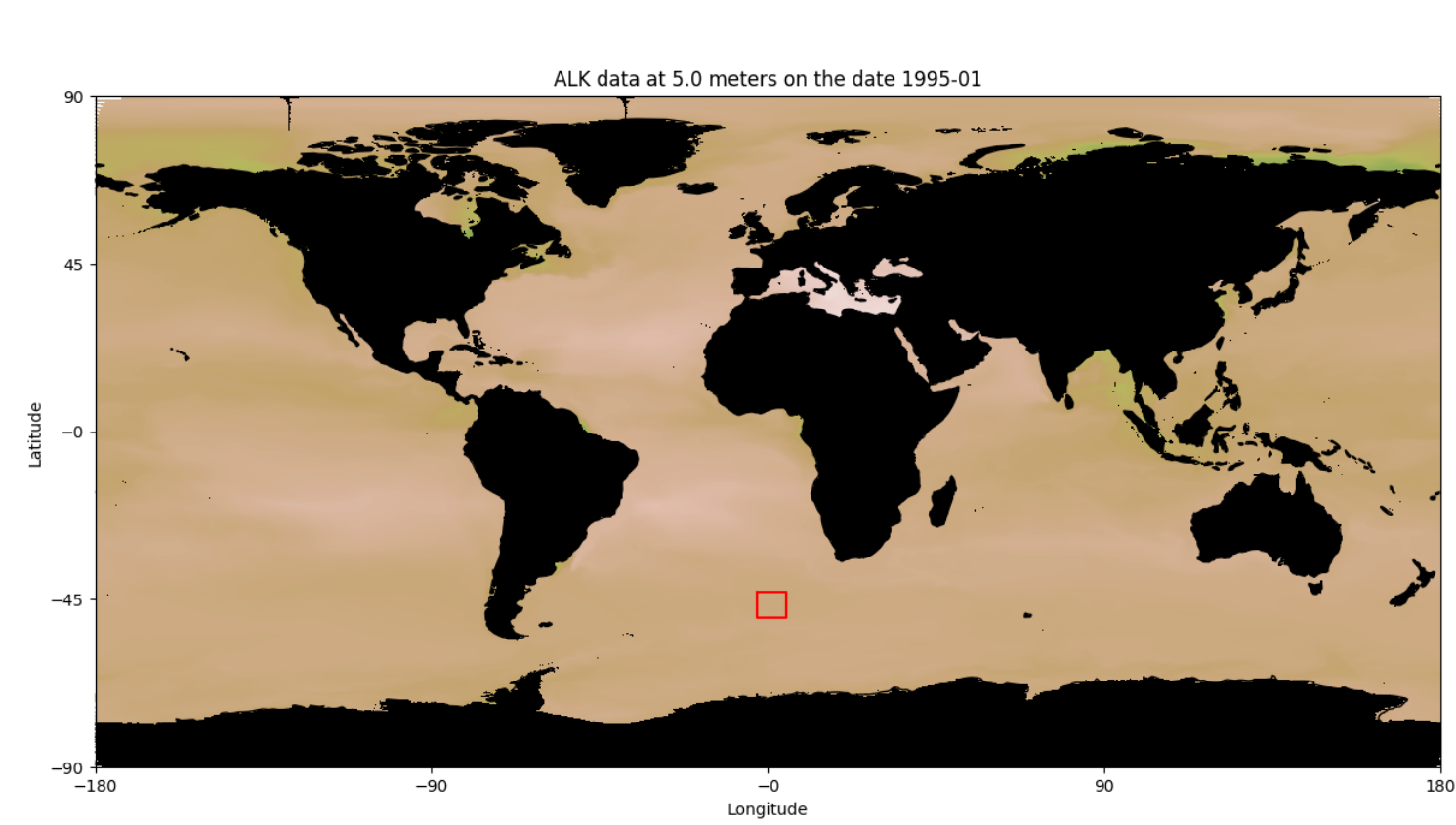
**1** Grille native LLC (Lat-Lon-Cap) des données d'ECCO-Darwin est divisée en 13 tuiles => "butterfly grid"



Grille Arakawa C utilisée en océanographie : Positionnement des variables scalaires  $\varphi$  comme l'alcalinité ou le DIC et des composantes de vitesse  $u, v, w$

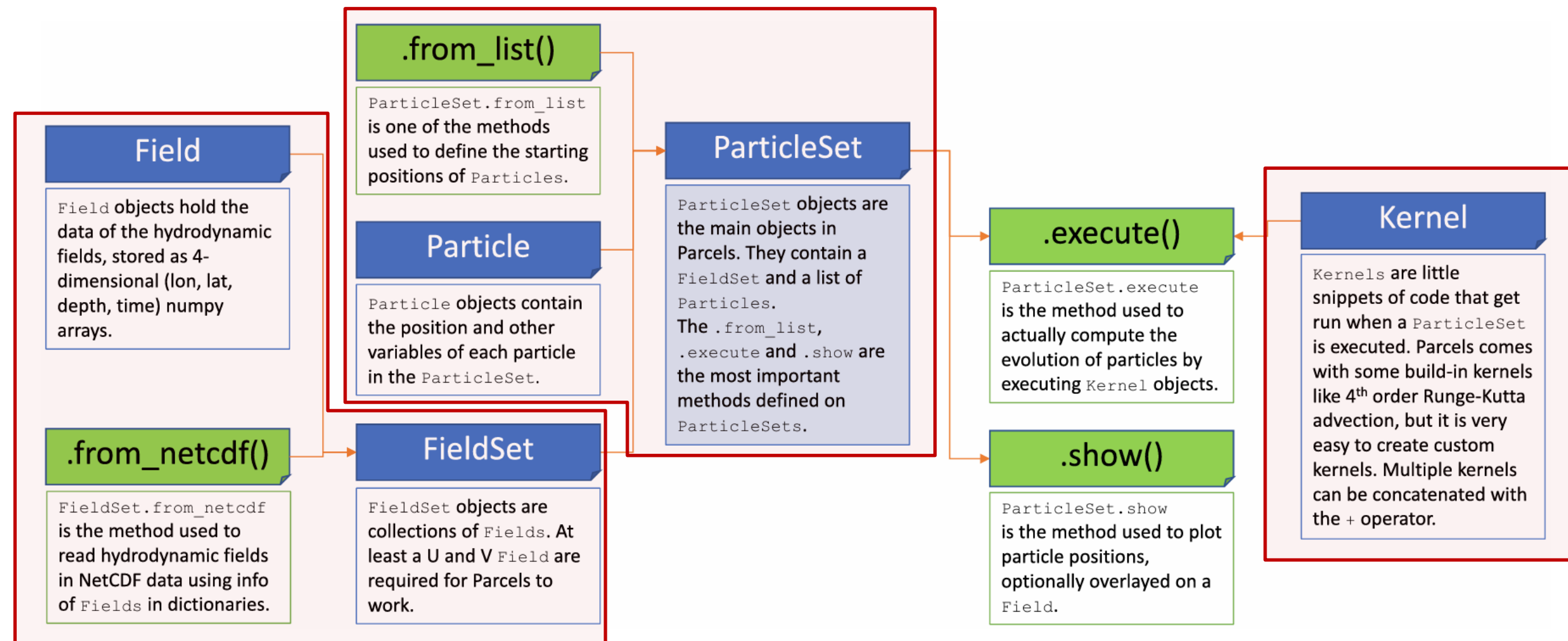


Sorties mensuelles de surface du modèle **ECCOV5** avec une grille **LLC270** aplatie **7**  
=> **13 tuiles de taille 270×270** avec une résolution horizontale de **1/3°** sur **50 niveaux verticaux**





Simulations de la **dispersion d'une perturbation d'alcalinité ( $f_{source}$ ) en surface** en se basant sur une approche **Lagrangienne** via l'outil **OceanParcels** à partir de fichiers **NetCDF**



- FieldSet : sorties du modèle ECCO-Darwin en 4D (time, depth, lat, lon) = champs de concentration d'alcalinité  $c$  et des vitesses  $u, v, w$
- ParticleSet : particules virtuelles => position + attributs = passive ou active
- Kernel : fonctions exécutées à chaque pas de temps  $\Delta t$  = transport de particule avec Runge-Kutta à l'ordre 4 + équations d'advection sur la concentration  $c$  de l'alcalinité avec l'ajout  $f_{source}$



Modèle 2D rapid-mCDR horizontal :

Simuler la propagation d'une **injection continue d'un flux d'alcalinité**  $f_{source}$  (perturbation OAE) en un point fixe et son **impact sur le flux de  $CO_2$**  tout au long de la trajectoire de la particule à la surface de l'océan.

À chaque pas de temps  $\Delta t$  ( $n$ ) :

**1. Interpolation de la grille** pour définir les indices de cellule la plus proche de la position géographique de la particule

**2. Injection de  $f_{source}$**  dans la cellule initiale  $[x_0, y_0]$  et mise à jour des champs de concentration d'alcalinité  $c$  :

$$c^{n+1} = c^n + f_{source} \times \Delta t$$

**3. Calcul de l'échange de  $CO_2$  à l'interface air-mer** et mise à jour des champs de concentration de  $dic$  :

$$f_{CO_2} = \kappa(1 - a_{ice}) (\partial_c(pCO_2^{aq}) c + \partial_{dic}(pCO_2^{aq}) dic)$$

**4. Transport conservatif horizontal** : chaque particule transporte la concentration d'alcalinité  $c$  sans pertes numériques en utilisant un schéma de Runge-Kutta à l'ordre 4 (RK4) :

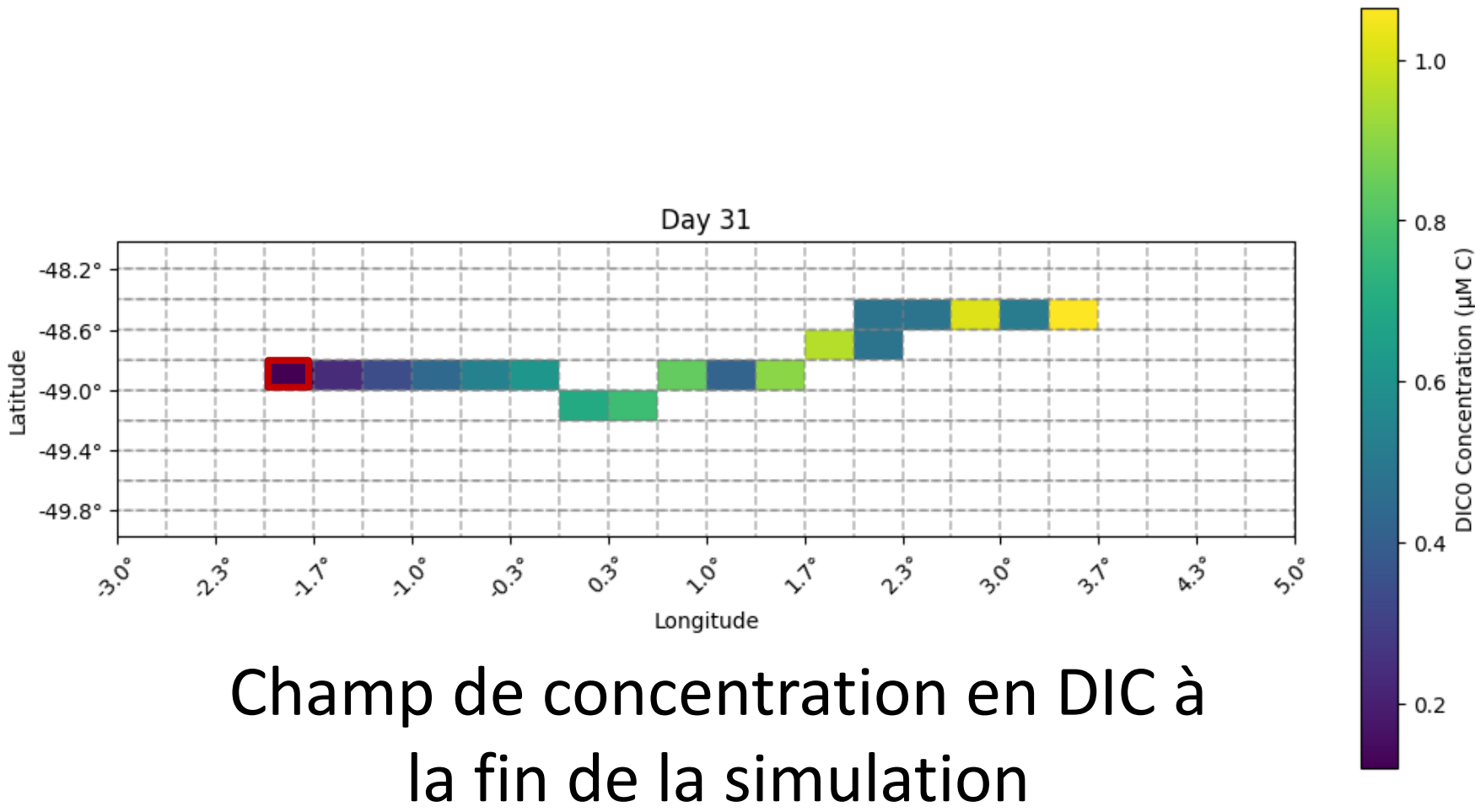
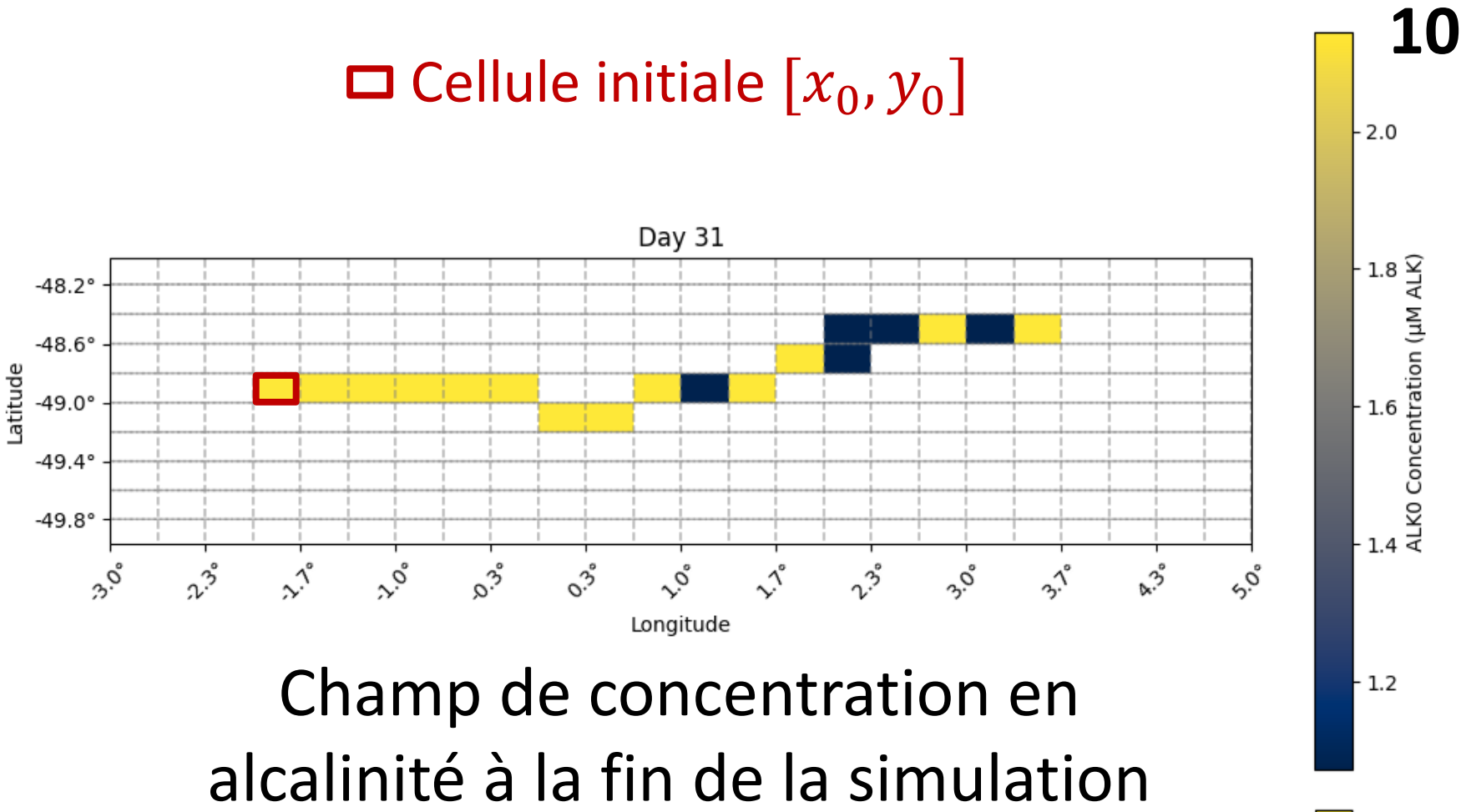
$$x^{n+1} = x^n + \frac{\Delta t}{6} \left( \vec{k}_1 + 2\vec{k}_2 + 2\vec{k}_3 + \vec{k}_4 \right)$$

Avec OAE :

$$\begin{aligned} f_{source} \times dx \times dy \times dz &= 3,3 \times 10^7 \text{ meq/s} \\ \Leftrightarrow f_{source} \times dz &= 1,25 \times 10^{-4} \text{ meq/(m}^2 \text{ s)} \\ \Leftrightarrow f_{source} &= 1,25 \times 10^{-5} \text{ } \mu\text{mol/(L s)} \\ &= 1,25 \times 10^{-5} \text{ } \mu\text{Mol/s} \end{aligned}$$

Paramètres de la simulation pour quantifier les effets de la perturbation OAE :

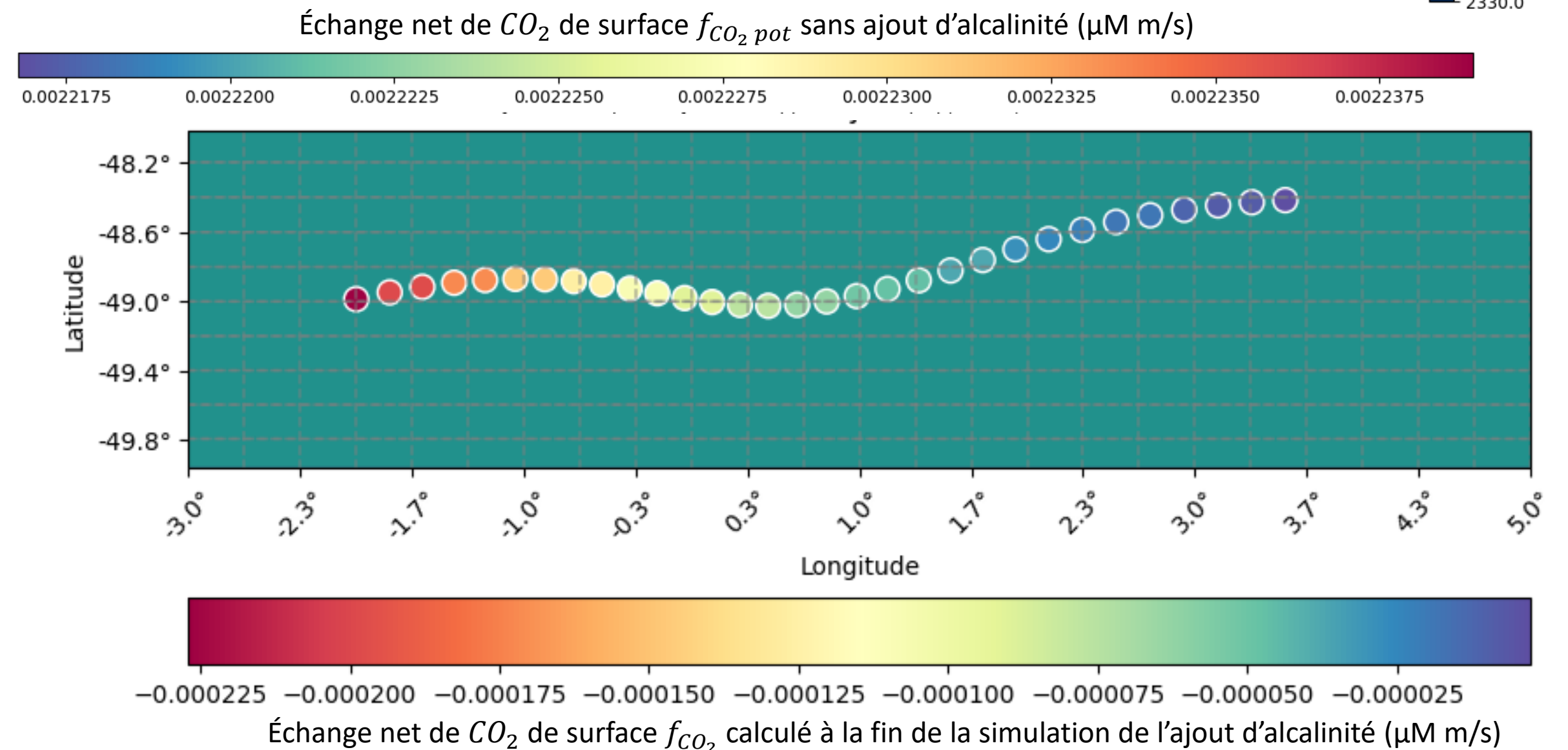
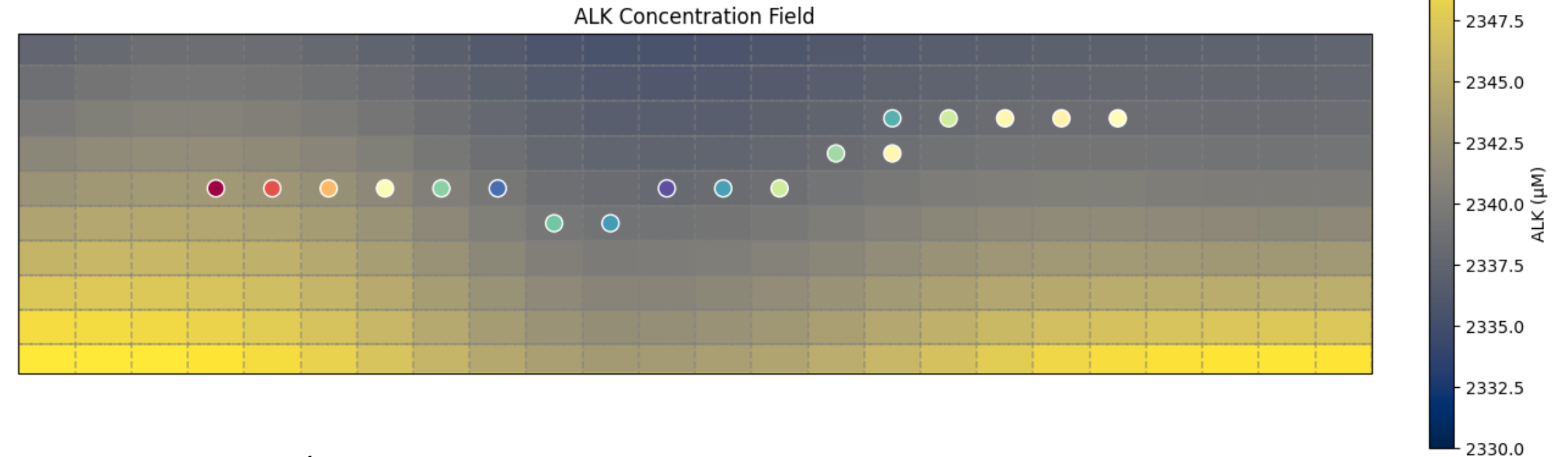
- **Zone étudiée :**  
**Antarctic Circumpolar Current (ACC)** =  
région à forts courants horizontaux
- Injection de **1 particule/jour** pendant **31 jours** à la position **[2°W, 49°S]** à partir du **3<sup>er</sup> Janvier 1995**
- **Modèle horizontal 2D à la surface :**
  - ➔ Transport Lagrangien (advection horizontale) avec **OceanParcels**
  - ➔ Source Biogéochimique (ajout d'alcalinité  $f_{source}$  & puit de carbone  $f_{CO_2}$ ) avec **modèle rapid-mCDR**





Sans ajout d'alcalinité  
= sans méthode OAE  
= condition initiale

$\Rightarrow f_{CO_2 \text{ pot}} > 0$  : Dégazage naturel de  $CO_2$  vers l'atmosphère



Avec ajout d'alcalinité  
= méthode OAE

$\Rightarrow f_{CO_2} < 0$  : Augmentation de la capacité de l'océan à absorber le  $CO_2$

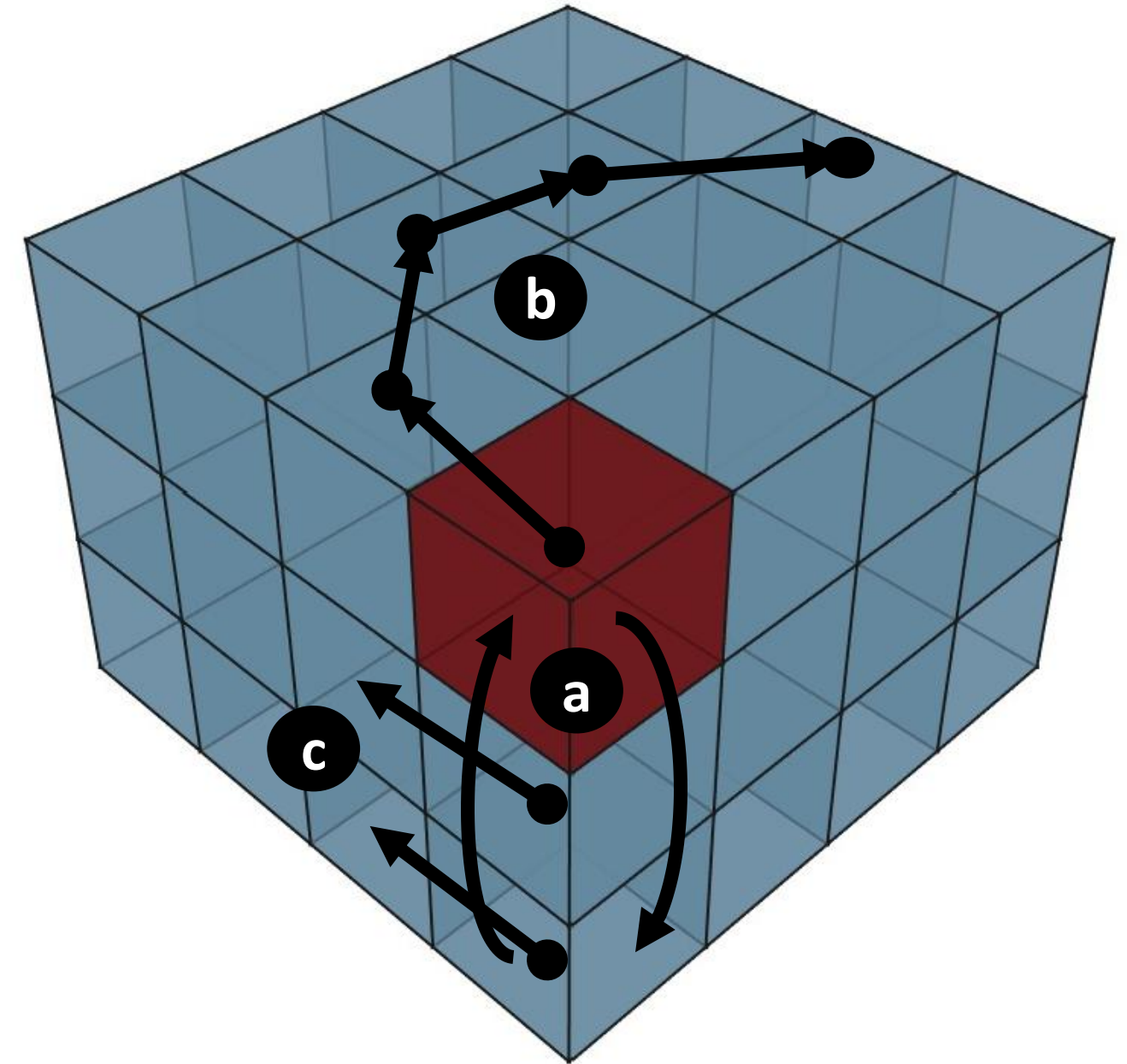
- Conclusion : Simuler, dans un cadre Lagrangien avec OceanParcels, les variations horizontales de concentration d'alcalinité et de DIC en surface, induites par les **apports quotidiens en alcalinité**  $f_{source}$  et les **puits de carbone**  $f_{CO_2}$  => **Modèle 2D horizontal rapid-mCDR**
  - GitHub : [ocebousquet/rapid\\_mCDR\\_horizontal](https://github.com/ocebousquet/rapid_mCDR_horizontal)
  - Perspectives : Ajouter la simulation **1D verticale** des équations de conservation d'alcalinité et de DIC (**diffusion et advection**) sur la trajectoire de la particule dans la colonne d'eau
  - Difficulté : Diffusion verticale est non nulle, le **système n'est plus conservatif** !
- ⇒ **Objectif de cette semaine** : Représenter les variations **horizontales et verticales** d'un ajout quotidien d'alcalinité ( $f_{source}$ ) à l'aide d'un **modèle 3D simplifié**, afin d'évaluer par la suite son impact sur la capacité de l'océan à absorber le  $CO_2$  atmosphérique !



## Idée 1:

- Appliquer les **équations de conservation d'advection et de diffusion verticales**, à l'aide d'un **modèle Eulérien 1D**, sur la concentration d'alcalinité de la cellule contenant la particule dans la colonne d'eau.
- Appliquer **l'advection horizontale du modèle conservatif Lagrangien 2D** pour faire évoluer la **position et la concentration des particules**, dont la concentration initiale correspond à l'ajout quotidien d'alcalinité  $f_{source}$ .
- Après avoir simulé les concentrations d'alcalinité en surface, appliquer **l'advection horizontale sur chacune des couches en profondeur**.

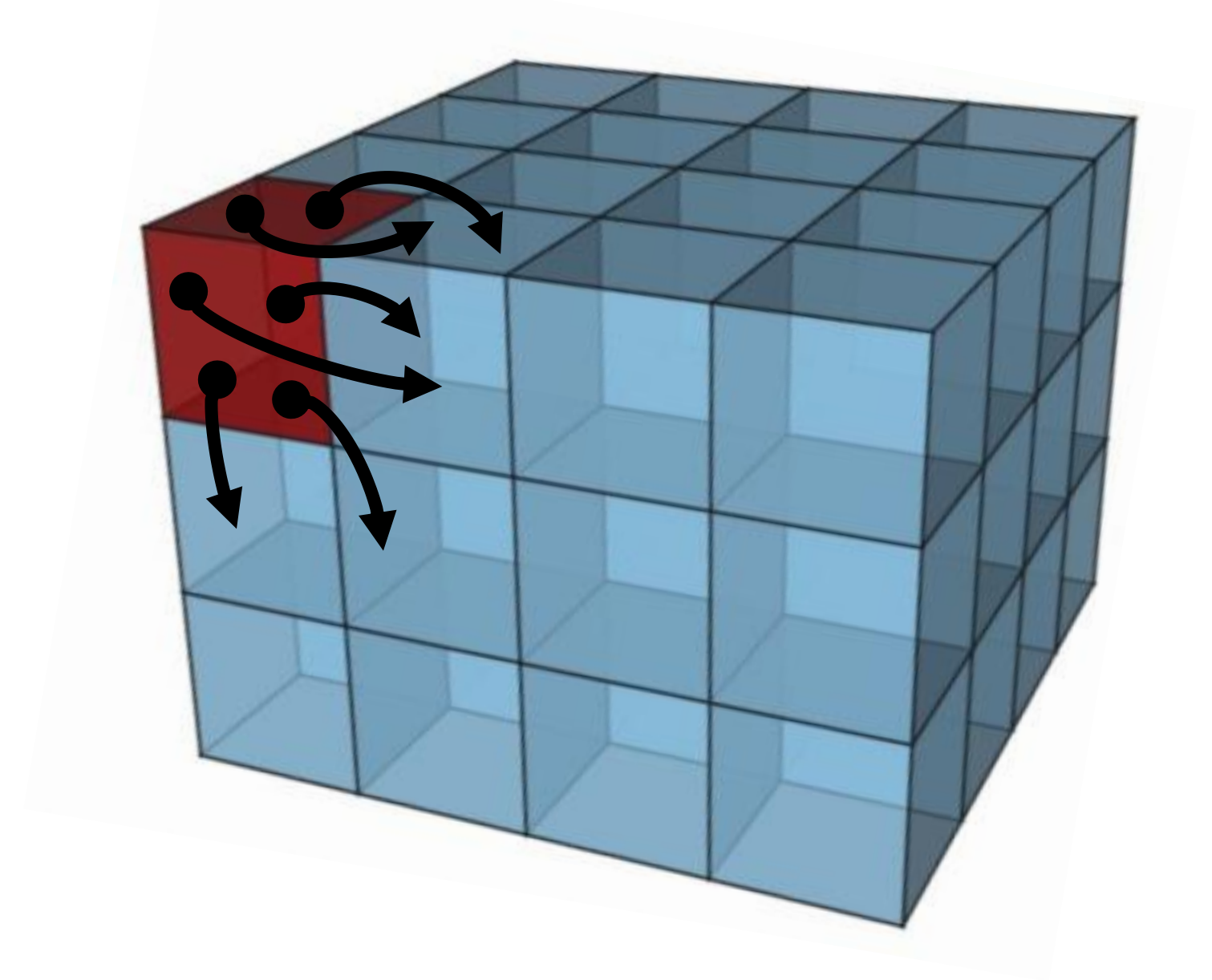
Déplacement d'un ajout d'alcalinité au cours du temps



## Idée 2 :

- Utiliser les **outils d'OceanParcels** pour appliquer **l'advection et la diffusion, à la fois horizontales et verticales, sur la position des particules.**
- Ajouter **chaque jour plusieurs particules de concentration identique**, dont la somme représente l'ajout quotidien d'alcalinité  $f_{source}$ .
- Calculer la **concentration moyenne d'alcalinité de toutes les particules** présentes dans chaque cellule de la grille **3D**.

Premier ajout d'alcalinité







**Merci de votre attention !**

**Avez-vous des questions ?**