# Modélisation de la diffusion de pollen

EL FATIHI YOUSSEF

NUM DE DOSSIER :35170

**THEME: SANTE ET PREVENTION** 

#### **PLAN**

- 1)INTRODUCTION2)EQUATION DE DIFFUSION
- 3)SOLUTION/ MODELE
- 4)PARAMETRAGE
- 5)SIMULATION
- 6)SYNTHESE

#### Percentage of adults in the United States with allergies who had select allergies as of 2021

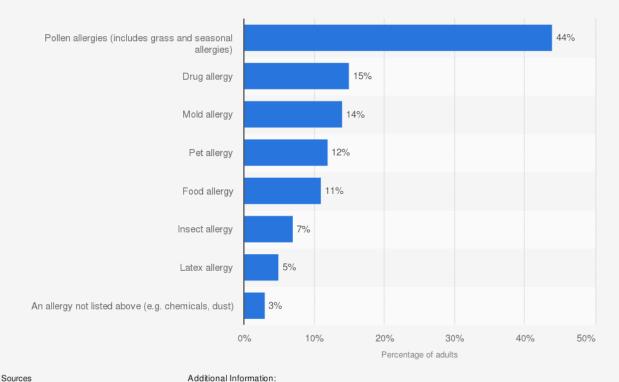


Figure 1: pourcentage des américain ayant une allergie [1]

Additional Information:

United States; AYTM; SingleCare; May 3, 2021; 2,000 respondents; 18 years and older; 59% of adults surveyed had allerg

SingleCare; AYTM © Statista 2021

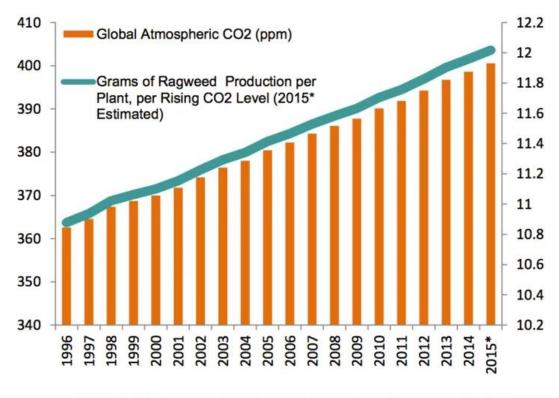


Figure 2: relation entre l'émission du CO2 et la production du pollen d'ambroisie

SOURCE: "Extreme Allergies and Global Warming," 2010, AAFA and NWF www.aafa.org

# Problématique:

modéliser la transport du pollen et tracer la carte de concentration et des zones à risques

#### Loi de conservation de masse

La modélisation de la diffusion commence par une mise en équation. On exprime la loi de conservation de masse sous sa forme différentiel :

$$\frac{\partial C}{\partial t} + div(\vec{j}) = P \tag{1}$$

C: concentration des particules ou nombre de particules par unité de volume en  $m^{-3}$ 

 $\vec{j}$ : vecteur densité de courant des particules en  $m^{-2}s^{-1}$ 

P: terme de production en  $m^{-3}s^{-1}$ 

#### Vecteur de densité de courant

Le vecteur densité résulte d'une superposition d'une diffusion atmosphérique et d'une convection (par le vent et la sédimentation )

$$\vec{j} = \vec{j_d} + \vec{j_c}$$

- $\Box$  La diffusion atmosphérique suit la loi de Fick :  $\overrightarrow{j_d} = -k\overrightarrow{grad}(C)$  avec  $k = diag(k_x, k_y, k_z)$  la matrice contenant les coefficient de diffusivité des particules.
- $\Box$  La contribution convection linéaire s'exprime comme :  $\overrightarrow{j_c} = \overrightarrow{v}C$  avec  $\overrightarrow{v}$  la vitesse imposée par la convection .

#### Vecteur de densité de courant de convection

$$\overrightarrow{j_c} = egin{cases} C(\overrightarrow{u} + \overrightarrow{v_{
m lim}}) & ext{Avec s\'edimentation} \ C.\overrightarrow{u} & ext{Sans s\'edimentation} \end{cases}$$

 $\overrightarrow{v_{lim}}$ :vitesse limite de sédimentation en  $m.s^{-1}$ 

 $\overrightarrow{v_{lim}} = -\frac{\rho g d^2}{18\mu} \vec{z}$  avec  $\rho$  la masse volumique de la particule, g

l'accélération de pesanteur, d le diamètre de la particule et  $\mu$  la viscosité dynamique de l'air

 $\vec{u}$ : vitesse du vent en m.  $s^{-1}$ 

# Hypothèse de travail

□Le débit d'émission des particules Q  $[s^{-1}]$  est constant on modélise le terme de production par  $P(x,y,z) = Q\delta(x)\delta(y)\delta(z-H)$  avec H: la hauteur du point d'émission en m

$$\delta(x) = \begin{cases} 0, & x \neq 0 \\ 1, & x = 0 \end{cases} [m^{-1}]$$

- $\Box$  La vitesse du vent est constante et alignée avec l'axe  $\vec{x}$ .
- ☐On se place en régime permanent .
- ☐ La diffusivité ne dépend que de x .
- $\Box$ La vitesse du vent est suffisamment importante pour négliger la diffusion atmosphérique suivant x donc on peut négliger le terme en  $k_x$

# Equation de diffusion

L'équation (1) devient donc :

$$u\frac{\partial C}{\partial x} = k_y \frac{\partial^2 C}{\partial y^2} + k_z \frac{\partial^2 C}{\partial z^2} + Q\delta(x)\delta(y)\delta(z - H)$$
 (2)

Avec sédimentatio 
$$u\frac{\partial C}{\partial x} = k_y \frac{\partial^2 C}{\partial y^2} + k_z \frac{\partial^2 C}{\partial z^2} + Q\delta(x)\delta(y)\delta(z - H) + v_{lim} \frac{\partial C}{\partial z}$$
 (3)

# Solution de l'équation sans sédimentation

La solution de l'équation (2) est (la démarche de résolution est proposé dans l'annexe):

$$C = \frac{Q}{2\pi u \sigma_Z \sigma_Y} \exp\left(\frac{-y^2}{2\sigma_y^2}\right) \left[ \exp\left(\frac{-(z-H)^2}{2\sigma_z^2}\right) + \exp\left(\frac{-(z+H)^2}{2\sigma_z^2}\right) \right]$$

 $\sigma_{y,z}$ : déviation standard de la distribution normale en  $m^{-1}$  définie par :

$$\sigma_z^2(x) = \frac{2}{u} \int_0^x k_z(t) dt = ax^b \text{ et } \sigma_y^2(x) = \frac{2}{u} \int_0^x k_y(t) dt = x465.11628 \tan(\theta)$$

La détermination des coefficients a et b et  $\theta$  se passe à travers la méthode de Pasquille-Guifford-Turner (qui est proposé dans l'annexe )

# Solution de l'équation sans sédimentation

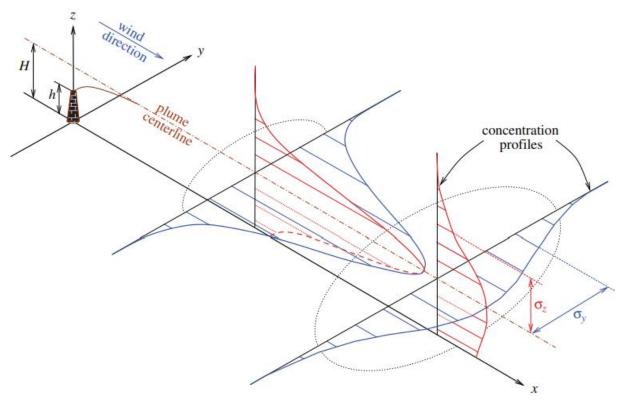


Figure 3: la concentration suit une distribution normale suivant y et z d'écart type  $\sigma_y$  et  $\sigma_z$  respectivement [2]

# Solution de l'équation avec sédimentation

Les résultats expérimentales indiquent que la norme du vecteur densité de courant verticale au niveau de la surface est proportionnelle à la concentration au niveau de la surface:[3]

$$(k_z \frac{\partial C}{\partial z} + v_{lim}C)_{z=0} = V_d C(z=0)$$

 $V_d$ : vitesse de déposition en  $ms^{-1}$  avec :  $V_d = v_{lim} + \frac{1}{R_{a+}R_{p+}R_aR_pv_{lim}}$  [8]

 $R_a$ : résistance aérodynamique en  $sm^{-1}$ 

 $R_p$ : résistance de la sous-couche quasi-laminaire en  $sm^{-1}$ 

# Solution de l'équation avec sédimentation

La solution de l'équation (3) est:

$$C = \frac{Q}{2\pi u \sigma_{Z} \sigma_{Y}} \exp\left(\frac{-y^{2}}{2\sigma_{y}^{2}}\right) \exp\left(\frac{-v_{lim}(z-h)}{2k_{z}} - \frac{v_{lim}^{2} \sigma_{z}^{2}}{8k_{z}^{2}}\right) \left[\exp\left(\frac{-(z-H)^{2}}{2\sigma_{Z}^{2}}\right) + \exp\left(\frac{-(z+H)^{2}}{2\sigma_{Z}^{2}}\right) - (2\pi)^{1/2} \frac{V_{1} \sigma_{z}}{k_{z}} \exp\left(\frac{V_{1}(z+h)^{2}}{k_{z}} + \frac{V_{1}^{2} \sigma_{z}^{2}}{2k_{z}}\right) \operatorname{erfc}\left(\frac{V_{1} \sigma_{z}}{\sqrt{2}k_{z}} + \frac{z+h}{\sqrt{2}\sigma_{z}}\right)\right]$$

$$k_z = \frac{\sigma_z^2 u}{2x}$$
 avec  $V_1 = V - \frac{1}{2} v_{lim}$  
$$\operatorname{erfc}(\mathbf{x}) = \frac{2}{\sqrt{\pi}} \int_{x}^{+\infty} \exp(-t^2) \, dt \text{ la fonction d'erreur complémentaire}$$

# Solution de l'équation avec sédimentation

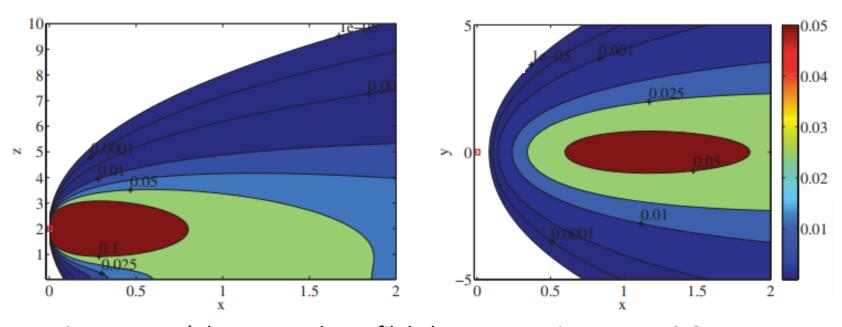


Figure 4: tracé du contour du profil de la concentration avec H=2 Q=1 u=1  $k_z$ =1

#### Pollen de l'olivier

L'olivier est une espèce principalement anémophile (les grains de pollens sont transportés par le vent ), avec une période de floraison (libération du pollen) qui dure environ 3 semaines entre avril et juin, avec un pendant la deuxième semaine (80% des grains libérés pendant, 10% pendant la première et troisième semaines ). Et la libération se fait majoritairement pendant la journée (on va prendre une période entre 7h00 et 19h00). Avec un production totale moyenne de  $4 \times 10^{10}$  grains par an .[4][`7]

Donc on va modélisé le débit d'émission Q par la formule suivante :

$$Q = \frac{production\ totale}{7 \times 12 \times 3600} \times m$$

 $Q = \frac{production\ totale}{7\times12\times3600}\times m$  Avec m=  $\begin{cases} 0.8\\0.1 \end{cases}$  dépendant de quelle semaine on parle .

les grains de pollen sont modélisés par des sphères de diamètre 21  $\mu m$  er de densité  $1.02\mu g. cm^{-3}$ 

#### Carte des cultures

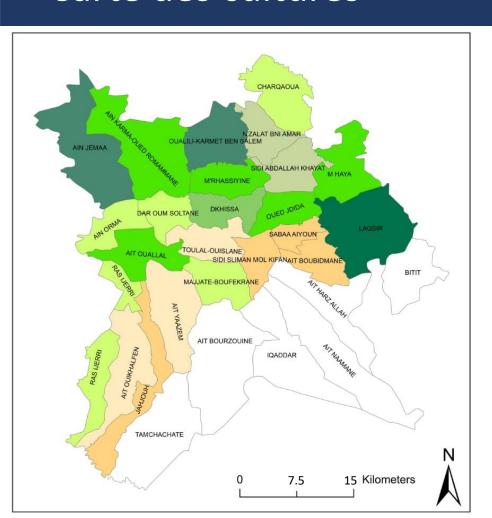




Figure 5: carte des cultures de l'olivier proche de Meknes [6]

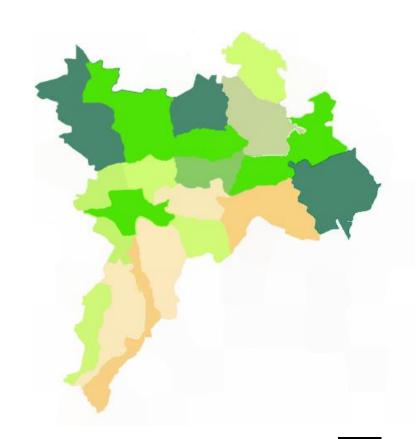
#### Carte des cultures

On doit effectuer une segmentation sur l'image en utilisant python (La segmentation d'image est une opération de traitement d'images qui a pour but de rassembler des pixels entre eux suivant des critères prédéfinis).

#### Carte des cultures

Figure 6:carte après traitement

L'image après segmentation: Les régions sont clairement séparés et la collecte de données par la reconnaissance des couleurs est faisable.



#### Débit et vent

Cet année la floraison dans la Région Meknès ,était pendant les 3 premières semaines de mai . La journée qu'on va modélisé est :

- ☐ Le 12 mai : jour de la pleine floraison (pic).
  - Vitesse du vent: u=8.33 m/s[5]
  - Direction du vent:180°
  - Débit d'un seul arbre :

$$Q = \frac{4 \times 10^{10}}{7 \times 12 \times 3600} \times 0.8 = 107367 \text{ grains/seconde}$$

#### Les sources

Les sources seront modélisés seront modélisés par une sources placés chaque 125 m de débit  $Q_s = NQ$  avec N le nombre d'arbre dans un carré de dimension 125m×125m.

Cette disposition introduit une incertitude de l'ordre de 100m sur les distances.

On doit vérifier la sensibilité du modèle pour s'assurer que l'erreur introduit est négligeable.

La simulation suivante est exécuté pour Q=100000grain/s, H=8m/s, z=2m, u=8m/s

# Analyse de la sensibilité

C 12 85 .58 .58 .58 .59 24
.58 .58 .58 .58 .59
.58 .58 .58 .59 .24
.58 .58 .59 24
.58 .59 24
.59 24
24
10
740
26
31
64
350
67
34
69
28
30
34
06
27
51
343
20
70
59

Figure 7.a: sensibilité du modèle sans sédimentation

```
10
           10
               19.387358
     10
           50
                2.059500
     10
         100
                1.208040
         250
     10
                1.013372
     10
         500
                1.001682
     50
          10
                0.974276
     50
                1.766514
          50
     50
         100
                1.189355
     50
         250
                1.013125
     50
          500
                1.001672
10
          10
    100
                0.917869
    100
          50
                1.277726
12
    100
         100
                1.141092
13
    100
         250
                1.012384
14
    100
         500
                1.001644
15
    250
                0.917869
           10
    250
16
          50
                0.997077
17
    250
         100
                1.017727
18
    250
         250
                1.008242
19
    250
          500
                1.001457
20
    500
          10
                0.917869
21
    500
          50
                0.996834
22
    500
         100
                0.999601
23
    500
         250
                1.001921
24
    500
         500
                1.000946
```

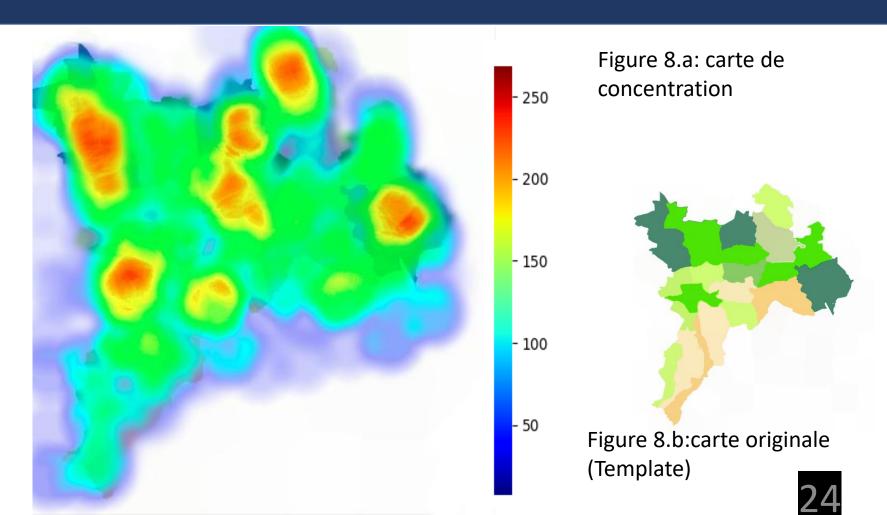
Figure 7.b: Sensibilité du modèle avec sédimentation

# Analyse de la sensibilité

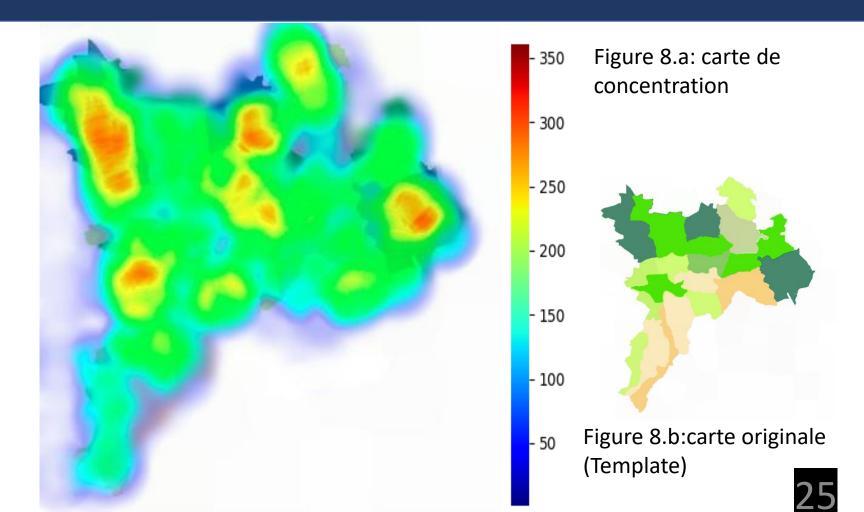
L'analyse de la sensibilité montre que la différence de concentration en changeant la distance de la source d'une centaine de mètres est négligeable spécialement au-delà de 10m de la source.

L'approximation est donc envisageable.

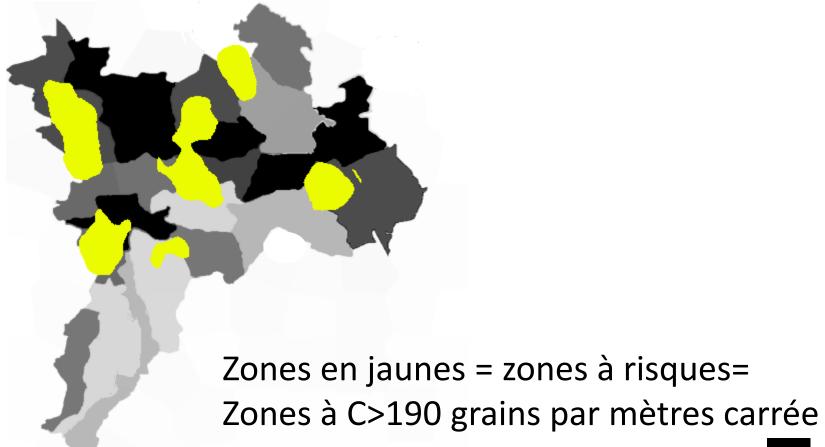
### Résultat de la simulation sans sédimentation



## Résultat de la simulation avec sédimentation



# Zones à risques



#### Conclusion

✓ Résultat: la carte avec les zones à risques

#### X Limitations:

- le modèle n'est pas valables dans des grandes distance (fluctuation des vitesse et direction de vent )
- l'algorithme informatique est très complexe

# Merci pour votre attention

# ANNEXE

#### Référence additionnelle

- [1]:https://www.statista.com/ (consulté le 25 mai )
- [2]:T1 Simulation of I-131 Dispersion around KNS (Kawasan Nuklir Serpong) using Gaussian Plume Model DO 10.1109/QIR.2017.8168521
- [3]:Chamberlain, A. C., 1953: Aspects of travel and deposition of aerosol and vapor clouds. Atomic Energy Research Establishment, HP/R 1261
- [4]:memoir de fin d'étude, Aadil Bajoub, 2006, prevision du rendement des récoltes de l'Olivier à partir de l'étude du contenu pollinique, l'Ecole national d'agriculture de Meknes [5]:La direction provincial d'agriculture de Meknès
- [6]:École national d'agriculture de Meknès
- [7]:Rafael Tormo Molina, Adolfo Muñoz Rodríguez, Inmaculada Silva Palaciso & Francisco Gallardo López (1996) Pollen production in anemophilous trees, Grana, 35:1, 38-46, DOI: 10.1080/00173139609430499
- [8]:modele de diffusion AERMOD developpé par "the American Meteorological Society (AMS)/United States Environmental Protection Agency (EPA) Regulatory Model Improvement Committee "
- [9]: l'université de Washington

# Démarche de résolution de l'équation (2)

(1): 
$$\frac{\delta C}{\delta x} = \frac{\kappa_3}{\delta z^2} + \frac{\delta^2 C}{\delta z^2} + \frac{\kappa_3}{\delta z} + \frac{\delta}{\delta z} + \frac{\delta}{\delta z} + \frac{\delta}{\delta z} + \frac{\delta}{\delta z} = \frac{\delta}{\delta z} + \frac{\delta}{\delta z} + \frac{\delta}{\delta z} = \frac{\delta}{\delta z} + \frac{\delta}{\delta z} + \frac{\delta}{\delta z} = \frac{\delta}{\delta z}$$

# Démarche de résolution de l'équation (2)

- In passe donc par la transformation de Enplace, et d'après les conditions au limiter: - 
$$C(0, 9, 8) = \frac{\omega}{\omega} J(81813-H)$$
-  $C(\infty, 9, 8) = C(\infty, \infty, 1) = C(\infty, 0) = 0$ 
-  $h_3 \frac{\delta C}{\delta 3} (3c_1 g, 0) = 0$ 

In netrouve le névaltat.

- La démarche est similaire pour l'équotion avec rédimentation.

# Théorème de Stackgold

#### §5.8] FUNDAMENTAL SOLUTIONS

DEFINITION. The causal fundamental solution C(x, t) is the particular solution of (5.134) which vanishes identically for t < 0. Thus C(x, t) satisfies

$$\frac{\partial C}{\partial t} - a\nabla^2 C = \delta(x)\delta(t), \qquad C \equiv 0 \text{ for } t < 0.$$
 (5.135)

59

The causal fundamental solution C(x, t) has a direct physical interpretation; it is the temperature distribution in a medium which is at zero temperature up to time t = 0, when a concentrated source is introduced at x = 0, this source instantaneously releasing a unit of heat. Although C is defined for all t and x, its calculation presents a problem only for t > 0 (C = 0 for t < 0). This immediately suggests a slightly different point of view; for t > 0 no sources are present, so that C satisfies the homogeneous equation and must reduce, at t = 0+, to a certain initial temperature. This initial temperature is the one to which the medium has been raised just after the introduction of an instantaneous concentrated source of unit strength. We now show that this initial temperature is  $\delta(x)$ .

**Theorem.** The causal fundamental solution coincides for t > 0 with the solution of the initial value problem

# Théorème de Stackgold

$$\frac{\partial u}{\partial t} - a\nabla^2 u = 0, \quad t > 0; \qquad u(x, 0+) = \delta(x). \tag{5.136}$$

*Proof.* Let u(x, t) be the solution for t > 0 of system (5.136) and let C(x, t) be defined by

$$C(x,t) = \begin{cases} u(x,t), & t > 0; \\ 0, & t < 0. \end{cases}$$
 (5.137)

We must show that C(x, t) satisfies (5.135). The requirement  $C \equiv 0$  for t < 0 is obviously satisfied. We can write

$$C(x, t) = H(t)u(x, t),$$

where H(t) is the Heaviside function which is 1 for t > 0 and vanishes for t < 0. Then, proceeding formally,

$$\nabla^2 C = H(t) \nabla^2 u,$$

$$\frac{\partial C}{\partial t} = H(t)\frac{\partial u}{\partial t} + u(x, t)\frac{dH}{dt}(t) = H(t)\frac{\partial u}{\partial t} + u(x, 0 + )\delta(t).$$

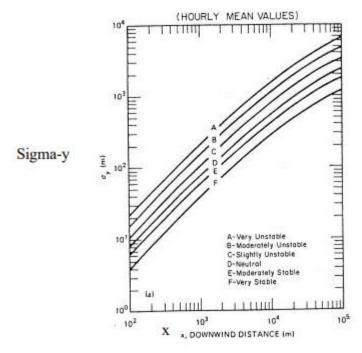
Thus

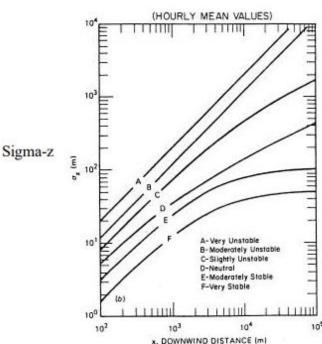
$$\frac{\partial C}{\partial t} - a\nabla^2 C = u(x, 0+)\delta(t) = \delta(x)\delta(t),$$

which completes the proof.

# La méthode empirique de Pasquille-Guifford-Turner

Les valeurs des écart-type sont basées sur la classe de stabilité de l'atmosphère . Plusieurs méthodes sont développées pour calculer ces valeurs, mais la plus adopté est celle de Pasquille-Guifford-Turner . Qui détermine les coefficients à partie de ces courbes .[10]





# La méthode empirique de Pasquille-Guifford-Turner

Ces courbes sont approximés par les expressions suivantes :

Plume sigma formulas from EPA's ISC Model

Vertical distribution: 
$$\sigma_z = ax^b$$

x is in *kilometers*  $\sigma_z$  is in *meters* a, b depend on x

Cross-wind distribution: 
$$\sigma_v = 465.11628x(\tan \Theta)$$

$$\Theta = 0.017453293(c - d \ln(x))$$

x is in *kilometers*  $\sigma_y$  is in *meters*  $\Theta$  is in *radians* 

# La méthode empirique de Pasquille-Guifford-Turner

Les coefficients a,b,c,d sont déterminées à partir des tableau suivant :

x (km)	a	b
<.10	122.800	0.94470
0.10 - 0.15	158.080	1.05420
0.16 - 0.20	170.220	1.09320
0.21 - 0.25	179.520	1.12620
0.26 - 0.30	217.410	1.26440
0.31 - 0.40	258.890	1.40940
0.41 - 0.50	346.750	1.72830
0.51 - 3.11	453.850	2.11660
>3.11	**	**
	<10 0.10 - 0.15 0.16 - 0.20 0.21 - 0.25 0.26 - 0.30 0.31 - 0.40 0.41 - 0.50 0.51 - 3.11	<10

Pasquill	$\sigma_z$ =	$=ax^b$	
Stability Category	x (km)	a	b
B*	<.20	90.673	0.93198
	0.21 - 0.40	98.483	0.98332
	>0.40	109.300	1.09710
c*	All	61.141	0.91465
D	<.30	34.459	0.86974
	0.31 - 1.00	32.093	0.81066
	1.01 - 3.00	32.093	0.64403
	3.01 - 10.00	33.504	0.60486
	10.01 - 30.00	36.650	0.56589
	>30.00	44.053	0.51179

If the calculated value of \(\delta\_e\) exceed 5000 m, \(\delta\_e\) is set to 5000 m.

<sup>&</sup>quot; 6x is equal to 5000 m.

If the calculated value of ôz exceed 5000 m. ôz is set to 5000 m.

# La méthode empirique de Pasquille-Guifford-Turner

Pasquill Stability	$\sigma_z$ =	$\sigma_z = ax^b$		
Category	x (km)	а	b	
E	<.10	24.260	0.83660	
	0.10 - 0.30	23.331	0.81956	
	0.31 - 1.00	21.628	0.75660	
	1.01 - 2.00	21.628	0.63077	
	2.01 - 4.00	22.534	0.57154	
	4.01 - 10.00	24.703	0.50527	
	10.01 - 20.00	26.970	0.46713	
	20.01 - 40.00	35.420	0.37615	
	>40.00	47.618	0.29592	
F	<.20	15.209	0.81558	
	0.21 - 0.70	14.457	0.78407	
	0.71 - 1.00	13.953	0.68465	
	1.01 - 2.00	13.953	0.63227	
	2.01 - 3.00	14.823	0.54503	
	3.01 - 7.00	16.187	0.46490	
	7.01 - 15.00	17.836	0.41507	
	15.01 - 30.00	22.651	0.32681	
	30.01 - 60.00	27.074	0.27436	
	>60.00	34.219	0.21716	

$$\Theta = 0.017453293(c - d \ln(x))$$

Pasquill Stability Category	С	d
A	24.1670	2.5334
В	18.3330	1.8096
С	12.5000	1.0857
D	8.3330	0.72382
Е	6.2500	0.54287
F	4.1667	0.36191

# La méthode empirique de Pasquille-Guifford-Turner

La détermination des classes de stabilité ce passe à travers les tableaux suivants

Sky Cover	Solar elevation angle>60 degrees	Solar elevation angle >35 degrees <60 degrees	Solar elevation angle > 15 degrees <35 degrees	
High thin clouds	strong	moderate	slight	
middle clouds *	moderate	slight	slight	
iow ciouas **	slight	slight	slight	

<sup>\*</sup> middle clouds - base at 7,000 to 15,000 feet

<sup>\*\*</sup> low clouds - base less than 7,000 feet

Surface wind speed (m/s)	Daytime insolation			Nighttime	
	strong	moderate	slight	Thin overcast or > 4/8 low cloud cover	< 3/8 cloud cover
< 2	A	A-B	В	-	-
2-3	A-B	В	C	E	F
3-5	В	В-С	C	D	E
5-6	C	C-D	D	D	D
> 6	C	D	D	D	D

```
def deviation(CLASSE, x1):
    x=np.marid[0:10000:5]
    a=np.zeros(np.shape(x));
    b=np.zeros(np.shape(x));
    c=np.zeros(np.shape(x));
    d=np.zeros(np.shape(x));
    if CLASSE == "A":
        temp=np.where((x<100.) & (x>0.));
        a[temp]=122.800
        b[temp]=0.94470
        temp=np.where((x>=100.) & (x<150.));
        a[temp]=158.080
        b[temp]=1.05420
        temp=np.where((x = 150.) & (x < 200.));
        a[temp]=170,220
        b[temp]=1.09320
        temp=np.where((x = 200.) & (x < 250.));
        a[temp]=179.520
        b[temp]=1.12620
        temp=np.where((x = 250.) & (x < 300.));
        a[temp]=217.410
        b[temp]=1.26440
        temp=np.where((x = 300.) & (x < 400.));
        a[temp]=258.89
        b[temp]=1.40940
        temp=np.where((x = 400.) & (x < 500.));
        a[temp]=346.75
        b[temp]=1.7283
        temp=np.where((x = 500.) & (x < 3110.));
        a[temp]=453.85
        b[temp]=2.1166
```

```
camp-mp.where((x>-sito.//,
    a[temp]=453.85
    b[temp]=2.1166
    c[:]=24.1670;
    d[:]=2.5334:
elif CLASSE == "B":
    temp=np.where((x<200.) & (x>0.));
    a[temp]=90.673
    b[temp]=0.93198
    temp=np.where((x = 200.) & (x < 400.));
    a[temp]=98.483
   b[temp]=0.98332
    temp=np.where(x >= 400.);
    a[temp]=109.3
    b[temp]=1.09710
    c[:]=18.3330;
    d[:]=1.8096;
elif CLASSE == "C":
    a[:]=61.141;
    b[:]=0.91465;
   c[:]=12.5;
    d[:]=1.0857;
elif CLASSE == "D":
    temp=np.where((x<300.) &(x>0.));
    a[temp]=34.459;b[temp]=0.86974;
    temp=np.where((x = 300.) & (x < 1000.));
    a[temp]=32.093;b[temp]=0.81066;
    temp=np.where((x \ge 1000.) & (x < 3000.)):
    a[temp]=32.093;b[temp]=0.64403;
```

```
DE12 01021007
    c[:]=12.5:
    d[:]=1.0857;
elif CLASSE == "D":
    temp=np.where((x<300.) &(x>0.));
    a[temp]=34.459;b[temp]=0.86974;
    temp=np.where((x >= 300.) & (x < 1000.));
    a[temp]=32.093;b[temp]=0.81066;
    temp=np.where((x = 1000.) & (x < 3000.));
    a[temp]=32.093;b[temp]=0.64403;
    temp=np.where((x = 3000.) & (x < 10000.));
   a[temp]=33.504;b[temp]=0.60486;
    temp=np.where((x \ge 10000.) & (x < 30000.));
    a[temp]=36.650;b[temp]=0.56589;
    temp=np.where(x \ge 30000.);
    a[temp]=44.053;b[temp]=0.51179;
   c[:]=8.3330;
    d[:]=0.72382;
elif CLASSE == "E":
    temp=np.where((x<100.) & (x>0.));
    a[temp]=24.26;b[temp]=0.83660;
    temp=np.where((x = 100.) & (x < 300.));
   a[temp]=23.331;b[temp]=0.81956;
    temp=np.where((x = 300.) & (x < 1000.));
    a[temp]=21.628;b[temp]=0.75660;
    temp=np.where((x = 1000.) & (x < 2000.));
    a[temp]=21.628;b[temp]=0.63077;
    temp=np.where((x = 2000.) & (x < 4000.));
    a[temp]=22.534;b[temp]=0.57154;
```

```
elit CLASSE == "F":
    temp=np.where((x<200.) & (x>0.));
    a[temp]=15.209;b[temp]=0.81558;
    temp=np.where((x \ge 200.) & (x < 700.));
    a[temp]=14.457;b[temp]=0.78407;
    temp=np.where((x \ge 700.) & (x < 1000.));
    a[temp]=13.953;b[temp]=0.68465;
    temp=np.where((x = 1000.) & (x < 2000.));
    a[temp]=13.953;b[temp]=0.63227;
    temp=np.where((x = 2000.) & (x < 3000.));
    a[temp]=14.823;b[temp]=0.54503;
    temp=np.where((x>=3000.) & (x<7000.));
    a[temp]=16.187;b[temp]=0.46490;
    temp=np.where((x>=7000.) & (x<15000.));
    a[temp]=17.836;b[temp]=0.41507;
    temp=np.where((x>=15000.) & (x<30000.));
    a[temp]=22.651;b[temp]=0.32681;
    temp=np.where((x = 30000.) & (x < 60000.));
    a[temp]=27.074;b[temp]=0.27436;
    temp=np.where(x>=60000.);
    a[temp]=34.219;b[temp]=0.21716;
    c[:]=4.1667;
    d[:]=0.36191;
sig z=a*(x/1000.)**b;
sig z[np.where(sig z[:]>5000.)]=5000.;
theta=0.017453293*(c-d*np.log(np.abs(x+le-15)/1000.));
sig y=465.11628*x/1000.*np.tan(theta);
(\text{dev } y, \text{dev } z) = (\text{sig } y[x1], \text{sig } z[x1])
return (dev y,dev z)
```

```
def modell(Q,xs,ys):
    q=[[[0]*10]*10000 for i in range (10000)]
    for i in trange (10000):
        for j in range(10000):
            for k in range(10):
                y=np.abs(ys-j*5)
                x=np.abs(xs-i*5)
                g[i][j][k]=concentration(Q,u,x,y,z,H,classe)
def model2(Q,xs,ys):
    g=[[[0]*10]*10000 for i in range (10000)]
    for i in trange (10000):
        for j in range(10000):
            for k in range(10):
                y=np.abs(ys-j*5)
                x=np.abs(xs-i*5)
                z=k*2
                g[i][j][k]=concentration sedimentation (Q,u,x,y,z,H,classe)
```

```
C=np.zeros((10000,10000))
for i in range(len(g)):
    for j in range(len(g[i])):
       A=np.asarray(modell(Q[i][j],[i],[j]))
        C=C+A
C=np.zeros((10000,10000))
A=C
for i in range(len(g)):
    for j in range(len(g[i])):
       A=np.asarray(model2(Q[i][j],[i],[j]))
        C=C+A
```

# Codes python : la sensibilité

```
import pandas as pd
(0,u,z,H)=(100000,8,2,3)
def my model(x,y):
    return concentration(Q,x,y,z,u,H,"A")
X=[10,50,100,250,500]
Y=[10,50,100,250,500]
outputs = []
for x1 in X:
   for x2 in Y:
       y i = my model(x1, x2)
       outputs.append((x1, x2, y i))
outputs
df = pd.DataFrame(outputs, columns=['x', 'y', 'C'])
import pandas as pd
(Q,u,z,H)=(100000,8,2,3)
def my_model(x,y):
    return concentration sedimentation(Q,x,y,z,u,H,"A")
X=[10,50,100,250,500]
Y=[10,50,100,250,500]
outputs = []
for xl in X:
   for x2 in Y:
       y i = my model(x1, x2)
       outputs.append((x1, x2, y i))
outputs
df = pd.DataFrame(outputs, columns=['x', 'y', 'C'])
```