

CHAPITRE 0

RÉVISION POUR MÉTÉOROLOGIE SYNOPTIQUE

1) Dérivée ordinaire : $\left(\frac{dT}{dt}\right)_{x, y, z, t}$ **et dérivée partielle :** $\left(\frac{\partial T}{\partial t}\right)_{x, y, z, t}$

(où T est la température et t est le temps)

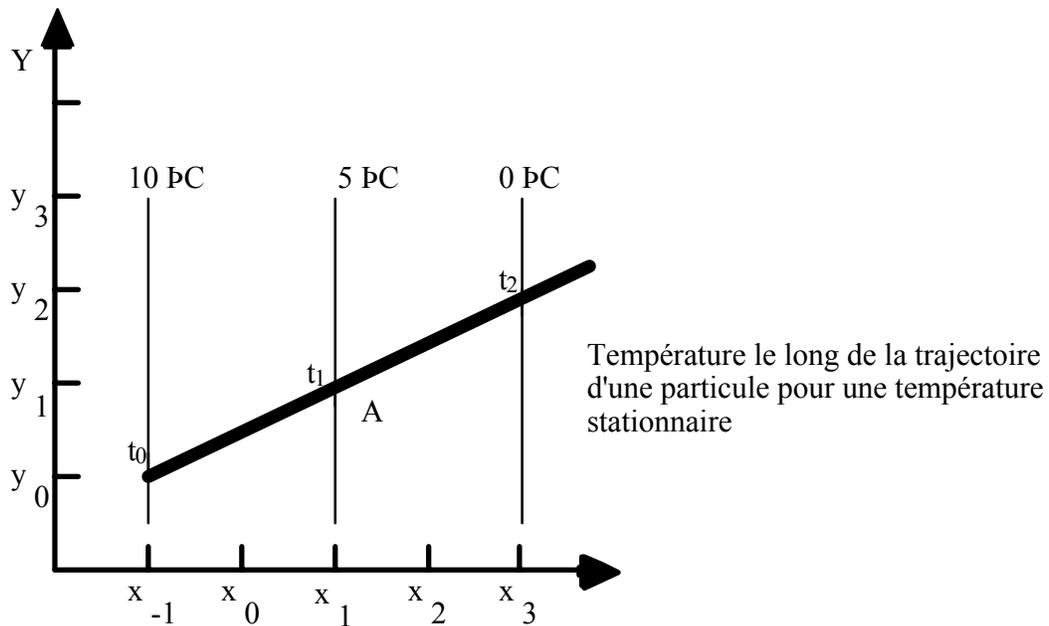
$\left(\frac{dT}{dt}\right)_{x_1, y_1, z_1, t_1}$ est le taux de changement temporel de la température de la particule qui se trouve au point x_1, y_1, z_1 au temps t_1 **en suivant son déplacement.**

$\left(\frac{dT}{dx}\right)_{x_1, y_1, z_1, t_1}$ est le taux de changement de la température par rapport au changement de position selon l'axe x pour la particule qui se trouve au temps t_1 à x_1, y_1, z_1 **en suivant son déplacement.**

$\left(\frac{\partial T}{\partial t}\right)_{x_1, y_1, z_1, t_1}$ est le taux de changement temporel de la température **au point x_1, y_1, z_1 au temps t_1 .** Il y a des particules qui passe à travers le point.

$\left(\frac{\partial T}{\partial x}\right)_{x_1, y_1, z_1, t_1}$ est le taux de changement de la température dans la direction x **au point x_1, y_1, z_1 au temps t_1 .** Il y a des particules qui passe à travers le point .

Exemple en 3 dimension (x, y, t) pour un champ de température stationnaire:



Si $\frac{\partial T}{\partial t} = 0$, par définition T est constante localement et on dit que la température est stationnaire ou en régime permanent.

Évidemment les particules qui passent à travers le point x_1 changent leur température en se déplaçant

$$\frac{dT}{dt}, \frac{dT}{dx}, \frac{\partial T}{\partial x}, \frac{\partial T}{\partial y} \text{ et } \frac{\partial T}{\partial y}$$

Exercices : Au point A, calculez approximativement

Utilisez les différences finies pour faire le calcul:

$$\left(\frac{dT}{dt}\right)_{x_1, y_1, z_1, t_1} \approx \frac{T_{x_2, y_2, z_2, t_2} - T_{x_0, y_0, z_0, t_0}}{t_2 - t_0}$$

et

$$\left(\frac{\partial T}{\partial t}\right)_{x_1, y_1, z_1, t_1} \approx \frac{T_{x_1, y_1, z_1, t_2} - T_{x_1, y_1, z_1, t_0}}{t_2 - t_0}$$

Expansion de la dérivée totale (substantielle)

$$\frac{dT}{dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + \underbrace{u \frac{\partial T}{\partial x} + v \frac{\partial T}{\partial y} + w \frac{\partial T}{\partial z}}_{\text{dérivées convectives}}$$

dérivées de l'advection

Les dérivées de l'advection représentent le transport d'une propriété du flux par l'écoulement. Dans l'exemple de la page précédente, l'écoulement a tendance à transporter les températures plus froides vers le point A. **Cela ne veut pas nécessairement dire que la température au point A va refroidir!** Dans quelles circonstances la température au point A, ne refroidirait-elle pas?

2) Divergence et tourbillon

a) Divergence $\vec{\nabla} \cdot \vec{V} = \frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} + \frac{\partial w}{\partial z}$

Exemple : La divergence en 3-D représente l'expansion ou la contraction du volume (en %) des particules d'air dû aux différences de vitesse des surfaces de la particule.

En deux dimensions: $\frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y}$

la divergence représente l'expansion ou la contraction de l'aire (en %) des particules d'air dû aux différences de vitesse des cotés de la particule.

b) Tourbillon $\vec{\nabla} \times \vec{V}$

Chaque composante représente deux fois le taux de rotation des particules autour d'un axe qui est dans la direction du vecteur tourbillon.

Exemple: $[\vec{\nabla} \times \vec{V}] \cdot \vec{k} = \left(\frac{\partial v}{\partial x} - \frac{\partial u}{\partial y} \right)$ [composant \vec{k}] qui représente deux fois le taux de rotation autour

de l'axe z. Cette rotation est due aux différences de vitesse des cotés de la particule.

3) Échelle synoptique - échelle des dépressions et hautes pressions qui sont essentiellement des tourbillons en 2 dimensions

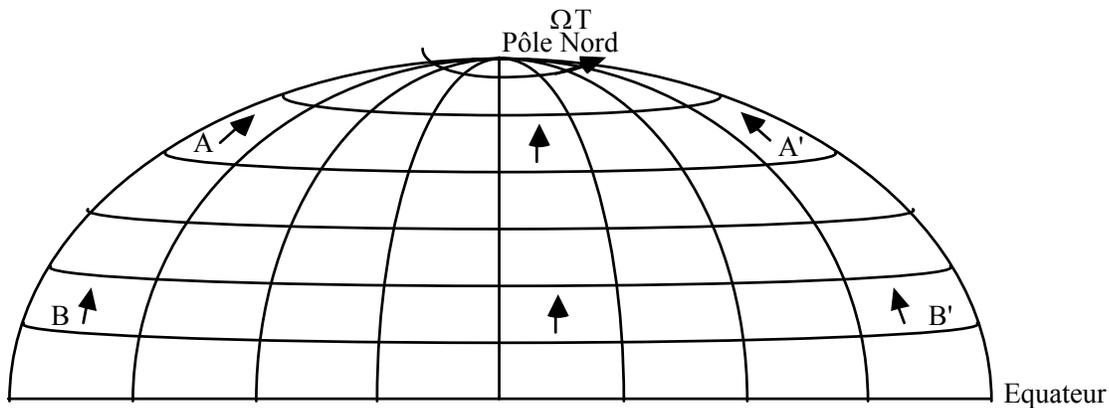
Horizontal	~500 à 5000 km	ordre ~1000 km
Vertical		ordre ~10 km

Une particule pour l'échelle synoptique:

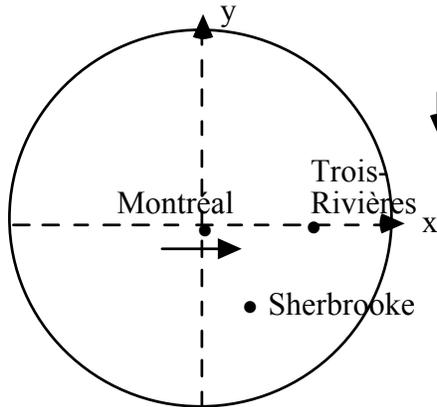
Horizontal	~100 km
Vertical	~1 km

4) Force de Coriolis due à la rotation de la Terre

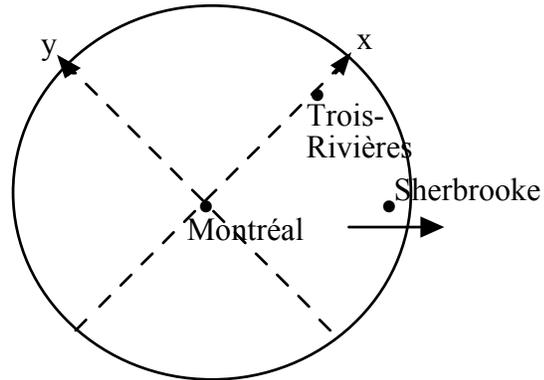
La Terre tourne au taux Ω_T . Chaque élément de la surface de la Terre tourne autour d'un axe vertical local. Ce taux de rotation varie selon la latitude. Il est égal à Ω_T au pôle Nord et il est nul à l'équateur. [Regardez les orientations des flèches sur la figure ci-dessus]. La flèche en A change son orientation pour celle de A' dans la même période de temps que la flèche en B la change pour celle de B'. Le taux local de rotation autour de l'axe vertical local est égale à $\Omega_T \sin \varphi$ où φ est la latitude.



Exemple: $t = t_0$



$t = t_0 + \Delta t$



À $t = t_0$, une particule se déplace de Montréal vers Trois-Rivières à la vitesse (\vec{V}_h) horizontale par rapport à la Terre. Cette vitesse n'a aucune composante dans la direction y . Pendant le déplacement, le système de coordonnées subit une rotation et la particule n'arrive pas à Trois-Rivières. À $t_0 + \Delta t$ la particule se trouve dirigée vers Sherbrooke et la vitesse, par rapport aux coordonnées (x, y) n'a pas la même direction. Donc, par rapport au système (x, y) il semble y avoir une accélération (qui est l'accélération du système de coordonnées) qui a changé la direction du mouvement. Calculant la grandeur de cette accélération, on trouve $a_{\text{coriolis}} = 2 \Omega_{\text{local}} V_h$.