

Applicazione dell'equazione di vorticità allo meso scale e allo microscolo: meso cicloni e Tornadoes

Alle mesoscale e allo microscolo esistono dei fenomeni otmosferici i cui valori di vorticità sono molto maggiori rispetto a quello delle scale maggiori. In particolare è la vorticità nella componente verticale che localmente delle intensità che possono raggiungere l'unità in s^{-1} o perfino superarlo (Tornadoes)

Il processo che porta a tali situazioni coinvolge due termini dell'equazione per la conservazione della vorticità.

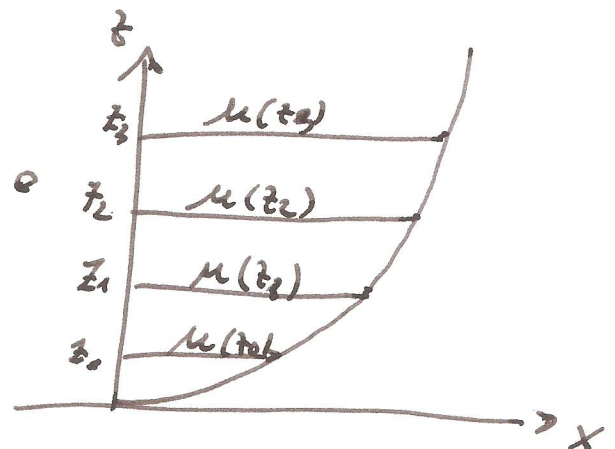
$$\left| \frac{d\bar{\omega}}{dt} = -\bar{\omega} (\bar{\nabla} \cdot \bar{v}) + (\bar{\omega} \cdot \bar{\nabla}) \bar{v} - R \bar{\nabla} T \times \frac{\bar{\nabla} P}{P} \right|$$

Solitamente il termine barocline è trascurabile a scale otmosferiche tipiche del confine tra lo meso e microscala.

Invece è presente vorticità orizzontale, lungo gli assi x e y a causa delle rapide variazioni del vento nelle prime decine di metri dalla superficie

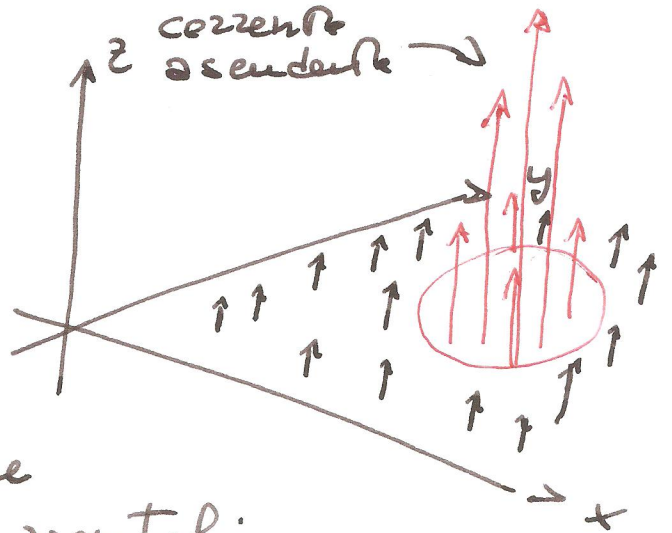
$$\omega_y = \frac{\partial u}{\partial z} - \frac{\partial w}{\partial x}$$

$$\left\{ \frac{\partial u}{\partial x} > 0 \right.$$



La vorticità lungo le componenti verticale e piuttosto scarse, ma in presenza di molti vorticoli molto importanti, come quelli tipici delle celle convettive dei temporali si ha che w_z la velocità verticale può raggiungere i 20 m s^{-1} o anche 30 m s^{-1} , in corrispondenza della corrente ascendente, quindi in una regione cubica dello spazio ($100 \text{ m} \times 100 \text{ m}$) o ($500 \text{ m} \times 500 \text{ m}$)

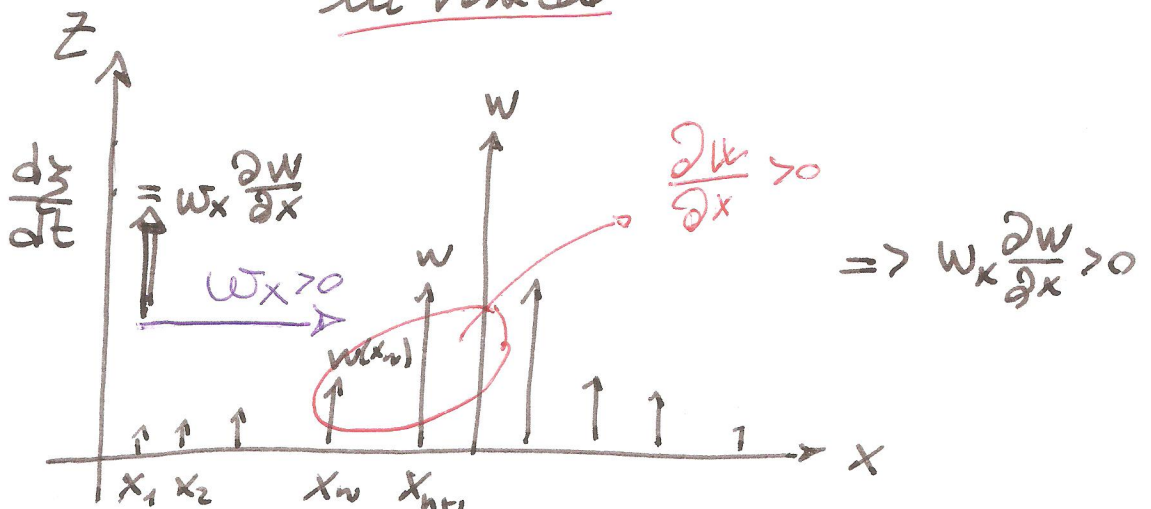
In corrispondenza della corrente ascendente il gradiente orizzontale di $w(x,y)$ è molto importante nello spazio



Questo permette di trasformare vorticità dalle componenti orizzontali a quella verticale $w_z = \zeta$

$$\frac{d\zeta}{dt} = -\zeta(\nabla \cdot \nabla) + \underbrace{w_x \frac{\partial w}{\partial x} + w_y \frac{\partial w}{\partial y}}_{\text{convolve verticale lungo l'asse x e y in verticale}} + \zeta \frac{\partial w}{\partial z}$$

convolve verticale
lungo l'asse
in verticale



Quando la verticale virtuale è presente, allora il termine di stretching la può ampliare ulteriormente, infatti nello corrente ascendente le velocità aumentano con la quota in una situazione fortemente dinamica, che può durare alcuni minuti o fino a 10 o 20 minuti.

$$\frac{dz}{dt} = - \zeta (\bar{\nabla} \cdot \bar{v}) + w_x \frac{\partial w}{\partial x} + w_y \frac{\partial w}{\partial y} + \left[\zeta \frac{\partial w}{\partial z} \right]$$

$\left. \begin{array}{l} \zeta \frac{\partial w}{\partial z} > 0 \\ dz/dt > 0 \end{array} \right\} \frac{dW}{dz} > 0$

$W(z_0) \approx 20 \text{ m s}^{-1}$
 $W(z_1) \approx 5 \text{ m s}^{-1}$

$z \approx 10^{-3} \text{ s}^{-1}$ $\frac{\partial w}{\partial z} \approx 1.5 \cdot 10^{-2} \text{ s}^{-1}$
 $\frac{dz}{dt} \approx 10^{-5} \text{ s}^{-2}$

stirando il
flusso ascendente
ulteriormente lo
Verticale virtuale

Se lo stiramento dura 10-20 minuti ζ può andare di $\sim 10^{-2} \text{ s}^{-1}$ quindi di un ordine di grandezza in 10-20 minuti

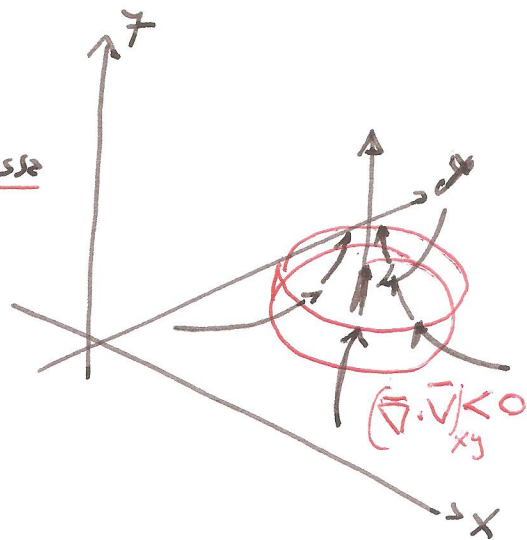
Infine se nello corrente ascendente converge il flusso come evidente visto che $\frac{\partial w}{\partial z} > 0$ infatti

$$\bar{\nabla} \cdot \bar{v} = 0 \Rightarrow \underbrace{\frac{\partial w}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y}}_{\text{convergenza}} = - \frac{\partial w}{\partial z} < 0$$

convergenza
Nverso lo zingolo
dello corrente ascendente

$$\frac{dz}{dt} = \underbrace{-\zeta(\nabla \cdot \vec{v})}_{\text{convergenza il flusso}} + w_x \frac{\partial w}{\partial x} + w_y \frac{\partial w}{\partial y} + \zeta \frac{\partial w}{\partial z}$$

convergenza il flusso
le vorticità aumenta
nelle regioni di oscurità delle masse



Osserviamo che il termine

$-\zeta(\nabla \cdot \vec{v})$ ha lo stesso ordine di grandezza dell'addendo $\zeta \frac{\partial w}{\partial z}$

In fatti nella regione prossima alla superficie

$$\frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} \approx -\frac{\partial w}{\partial z} \longrightarrow \sim \frac{dz}{dt} = 10^{-5} \text{ s}^{-2}$$

Vorticità tipiche di un mesociclone.

Rotazione attorno ad un asse, con raggio 1 km e velocità di rotazione pari a 10 m - 30 m s⁻¹.

$$\zeta \approx \frac{v \cdot 2\pi R}{\pi R^2} = 2 \frac{v}{R} \approx 2 \frac{20 \text{ m s}^{-1}}{10^3 \text{ m}} = 4 \cdot 10^{-2} \text{ s}^{-1}$$

Vorticità tipica di un tornado

Rotazione attorno ad un asse, con raggio 10 m - 30 m
Velocità di rotazione pari a 50 m s⁻¹

$$\zeta \approx \frac{v \cdot 2\pi R}{\pi R^2} = 2 \frac{v}{R} \approx 2 \frac{50 \text{ m s}^{-1}}{20 \text{ m}} = 5 \text{ s}^{-1}$$