Laboratory production of vortices in a stably stratified fluid

# Joël Sommeria LEGI

col. G. Bordes, ENS Lyon, J.B. Flor, LEGI

# **Project OLA: Ocean Layering**

Motivations:

-understand how energy is dissipated from geostrophic flow in the ocean

- understand the role of 'layering' and quantify its contribution to energy dissipation.



Figure 1: Seismic image of the internal ocean structure in the Gulf of Cadiz (right inset) during the GO experiment (Courtesy D. Klaeschen & C. Papenberg). Note the presence of a newly formed Meddy in the middle of the domain. The figure horizontal extension is 180km long and it covers the top 2300m of the water column.

# OLA

Collaboration LPO (talk by Claire Menesgen) with:

Ladhyx (Palaiseau), talk by Paul Billant LEGI (Grenoble) IRPHE (Marseille), talk by Patrice Meunier

Lien Hua:

'I have learned more about ocean from laboratory experiments than from cruises'

# Vortex production by mechanical stirring in a cylinder







FIGURE 5.2 – Vues de côté représentant un cylindre de 15 cm de diamètre dans 35 cm d'eau stratifiée. Le cylindre est posé au fond de la cuve, et après une dizaine de minutes ce dernier est retiré. Les flèches verte et rouge sur la figure de gauche indiquent les endroits de pompage et de réinjection du fluide.

## Viscous regime

Re=100: u=0.3 cm/s, radius L=5 cm (ENS Lyon, G. Bordes)



## **Self-similar solution (viscous)**

Dynamics of pancake-like vortices in a stratified fluid: experiments, model and numerical simulations , M. BECKERS , R. VERZICCO , H. J. H. CLERCX and G. J. F. VAN HEIJST

$$u_{\theta} = u(r,t)h(z,t).$$
  
$$u = C\frac{r}{2(\nu t)^{2}}\exp\left(-\frac{r^{2}}{4\nu t}\right)$$
  
$$h^{*}(z) = \frac{1}{(2\pi\Lambda^{2})^{1/2}}\exp\left(-\frac{(z/L)^{2}}{2\Lambda^{2}}\right).$$

$$R(t) = L\left(1+\frac{4\nu}{L^2}t\right)^{1/2}$$
  $R(t)$ = vortex radius

 $\Lambda$ = vortex aspect ratio (thickness/radius)

# **Turbulent regime**

#### Re=5000, u=1 cm/s, L=0.5 m



FIGURE 5.10 – Evolution temporelle suivi par colorant d'un tourbillon généré à l'aide d'un cylindre de 120 cm de diamiètre. L'image de droite a été prise pendant le pompage. L'image centrale a été prise quelques secondes après le retrait du cylindre et l'image de droite 5 min après.

Instability +3D turbulence develop, no steady state

with Coriolis effect: barotropic instability (ring of negative vorticity)

# Forcing by injection (anticyclone)

Hedstrom and Armi (JFM 1988) Griffith and Linden (1981)



# Forcing by injection (Coriolis platform)



FIGURE 5.13 – Génération d'un tourbillon antyclonique de volume V = 20 L, à  $t = 1 \min$  (a), 7 min (b), 17 min (c) et 27 min(d) aprés le début de l'injection de fluide homogène à l'altitude z = 45 cm.

# **Bigger vortex**

Two problems:

- baroclinic instability (for radius > Rossby radius)
- drift by residual motion



FIGURE 5.12 – (a) Système d'injection de fluide pour la création de vortex anticyclonique en milieu stratifié tournant. (b) Génération d'un vortex antyclonique de volume V = 300 L, 50 minutes aprés le début de l'injection.

#### **Vertical density profile**



## Velocity and vorticity (median plane)



FIGURE 5.14 – Norme de la vitesse (a) et Vorticité associée (b) à t=181 s, dans le plan médian du tourbillon, après l'injection totale de 20 L de fluide homogène de densité (d = 1.0169) dans un fluide stratifié de pulsation de Brunt-Vaïsälä N = 0.60. Profils expérimentaux de vitesse azimuthale  $u_{\theta}(r, z = 0)$  (c), et de vorticité verticale  $\omega_z(r, z = 0)$  (d), à t = 181 s.





FIGURE 5.15 – Isosurfaces de vorticité 14 minutes après le retrait de l'injecteur en (a) et (d). Les images (b,e) et (c,f) représentent le même champ 1 min 30 s après ou 3 min après les images (a,d) respectivement. L'anneau extérieur de vorticité positive, en rouge, est l'isosurface de la vorticité verticale  $\omega_z = 4.5 \cdot 10^{-3}$  rad.s<sup>-1</sup>. L'anneau intérieur, bleu foncé, est l'isosurface de vorticité verticale  $\omega_z = -0.015$  rad.s<sup>-1</sup> et la surface verte en transparence est l'isosurface  $\omega_z = -0.010$  rad.s<sup>-1</sup>.

#### **Potential vorticity determination**

 $q = -(\omega + f\mathbf{e}_z) \cdot \nabla \ln \rho$ , Ertel's PV

$$\partial_r p = \rho \left( f u_\theta + \frac{u_\theta^2}{r} \right), \partial_z p = -\rho g.$$

Cyclogeostrophic balance Hydrostatic balance

$$\ln \rho(r, z) = \ln \rho_{\infty}(z) - \frac{1}{g} \int_{r}^{\infty} \left( f + \frac{u_{\theta}}{r} \right) \partial_{z} u \mathrm{d}r.$$

# **Potential vorticity: radial profile**

time=181 s, z=0



FIGURE 5.19 – Vorticité potentielle en fonction de r à gauche et en fonction de  $\psi$ à droite pour t = 181 s et z = 0. La ligne pleine est la vorticité potentielle totale avec la correction due à la densité. La ligne en traits pointillés représente la grandeur approchée  $(\omega_z + f)N^2/g$ .

# **Instabilities** ?

 $Ri = N^2/(\partial_z u)^2$  experiments:  $Ri \sim 10$ **Richardson number**  $\begin{array}{rcl} Ri &>& Ri_1 = \displaystyle \frac{f+2u/r}{f+u/r+\partial_r u}, \\ (\text{stability}) && Ri_1 \sim 1 \end{array}$ **Baroclinic** instability (Ooyama 1966) Double-diffusive instability  $Ri > Ri_2 = \frac{f(Sc+1)^2}{4Sc(f+\partial_r u)},$ (Mc Intyre, 1975) Instability expected, but no  $Ri_{2} \sim 175$ hint observed: **no significant mixing effect** Sc =Schmidt nbre, viscosity/diffusivity

# Conclusions



#### **New Coriolis platform: construction** 2012



poles for fundations (20 m deep) feb. 2012

fundations platform: may 2012

storage tanks, dec 2012

#### 2013



concrete molding jul. 2013



first rotation nov. 2013

building finished, feb.. 2013

# **New Coriolis platform (June 2014)**





EuHIT : 2013-2016

3 projects planned for the Coriolis platform

Next dead-line August 4<sup>th</sup>

2 EuHIT projects planned in 2015