



# Sensibilité de la propagation des ondes internes au choix du type coordonnées et de la résolution verticale

Arnaud Le Boyer, Cyril Lathuilière, Annick Pichon, Flavien Gouillon



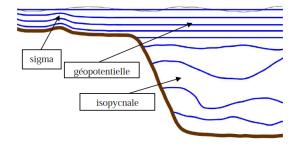
► La modélisation a pour but de reproduire le plus précisément la circulation océanique

- La modélisation a pour but de reproduire le plus précisément la circulation océanique
- L'intégration des équations nécessitent des choix numériques :

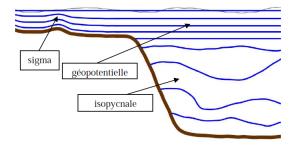
- La modélisation a pour but de reproduire le plus précisément la circulation océanique
- L'intégration des équations nécessitent des choix numériques :
  - sur les méthodes d'intégration (stabilité des schémas numériques)
  - sur la résolution (performance des calculateurs)
  - sur le système de coordonnées (grille régulière, curviligne, éléments finis ...)

- La modélisation a pour but de reproduire le plus précisément la circulation océanique
- L'intégration des équations nécessitent des choix numériques :
  - sur les méthodes d'intégration (stabilité des schémas numériques)
  - sur la résolution (performance des calculateurs)
  - sur le système de coordonnées (grille régulière, curviligne, éléments finis ...)
- ► L' ANR COMODO a pour but de mesurer/comprendre la sensibilité des modèles à ces différents choix

La différence la plus "importante" réside dans le choix du type de coordonnées verticale.

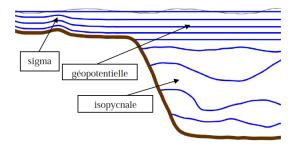


La différence la plus "importante" réside dans le choix du type de coordonnées verticale.



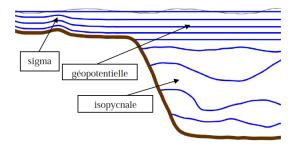
Les coordonnées à profondeur constante (géopotentielle ou Z),

La différence la plus "importante" réside dans le choix du type de coordonnées verticale.



Les coordonnées à profondeur constante (géopotentielle ou Z), suivant la topographie (sigma)

La différence la plus "importante" réside dans le choix du type de coordonnées verticale.



Les coordonnées à profondeur constante (géopotentielle ou Z), suivant la topographie (sigma) et suivant le mouvement des isopycnes (isopycnale)



## Expériences: Modèle HYCOM, Coordonnée isopycnale et Z

- Largeur: 880 km
- $\triangle x = 1 \text{km}$
- ► Profondeur: 4000 m to 200 m
- ▶ Durée: > 30 jours
- sortie: 30 min
- Viscosité biharmonique
- Pas de temps: 120s
- Forcage : Marée diurne Barotrope S2 (12h)

## Diagnostics: Baroclinic Mode

A fond plat, le champ de vitesses u peut être décomposé comme la somme de modes verticaux  $\psi(z)$  définis par la stratification

## Diagnostics: Baroclinic Mode

A fond plat, le champ de vitesses u peut être décomposé comme la somme de modes verticaux  $\psi(z)$  définis par la stratification

$$\frac{d}{dz}\left(\frac{1}{N^2(z)}\frac{d}{dz}\psi(z)\right) + \frac{1}{C_{\phi}^2}\psi(z) = 0 \quad (1)$$

- $ightharpoonup C_{\phi}$ : Valeurs propres Vitesse de Phase
- $\blacktriangleright$   $\psi(z)$ : Vecteur propres Modes verticaux

Pour une grille à N niveaux = N-1 modes baroclines

## Diagnostics: Baroclinic Mode

A fond plat, le champ de vitesses u peut être décomposé comme la somme de modes verticaux  $\psi(z)$  définis par la stratification

$$\frac{d}{dz}\left(\frac{1}{N^2(z)}\frac{d}{dz}\psi(z)\right) + \frac{1}{C_{\phi}^2}\psi(z) = 0 \quad (1)$$

- $ightharpoonup C_{\phi}$ : Valeurs propres Vitesse de Phase
- $ightharpoonup \psi(z)$ : Vecteur propres Modes verticaux

Pour une grille à N niveaux = N-1 modes baroclines

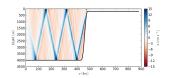
La forme des vecteurs propres est dépendante de la résolution





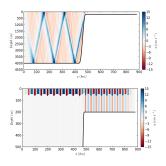


## Stratifications différentes



 Stratification constante: Sensibilité des modes profonds

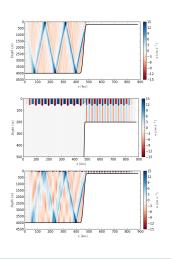
## Stratifications différentes



 Stratification constante: Sensibilité des modes profonds

 Bi-couches: Sensibilité d'un mode interfacial (base de la thermocline)

## Stratifications différentes

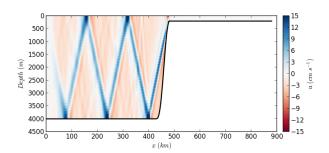


 Stratification constante: Sensibilité des modes profonds

 Bi-couches: Sensibilité d'un mode interfacial (base de la thermocline)

 Interactions entre interface et modes profonds

## Stratification Constante



Le mouvement peut être décomposé en une somme de modes baroclines.

## Sensibilité des modes profonds

- ▶ Résolution de surface (H<sub>surface</sub>) de 5 m d'épaisseur de couche pour les premiers 100 m
- Résolution de fond (H<sub>fond</sub>) de 100 m à 300 m pour les derniers 1000 m
- lacksquare  $\Delta x=1$ km, longueur d'onde du mode  $10\sim15$ km

## Convergence des solutions

#### Vitesses du mode 5

#### Solution Isopycnale, Z

 Résolution de fond grossière: Différences dès la génération

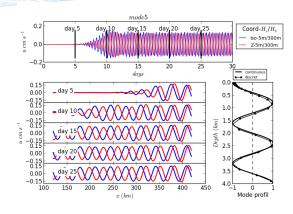


Figure: Vitesses modales: série temporelle à x=300km (en haut) et leur évolution spatiale à marée haute (en bas). A droite: Profil verticaux du mode 5 ( Discrétisé (étoile) et continus (trait plein). Résolution de fond :300m



## Convergence des solutions

#### Vitesses du mode 5

#### Solution Isopycnale, Z

- Résolution de fond grossière: Différences dès la génération
- Fine résolution de fond: convergence entre les solutions

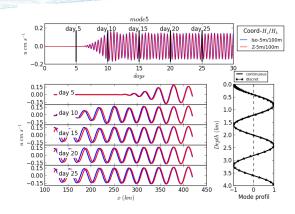


Figure: Vitesses modales: série temporelle à x=300km (en haut) et leur évolution spatiale à marée haute (en bas). A droite: Profil verticaux du mode 5 ( Discrétisé (étoile) et continus (trait plein). Résolution de fond :100m



## Vitesses de phase

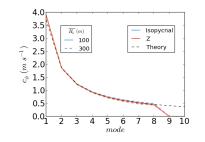
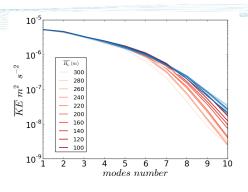


Figure: Vitesse de phase par mode barocline pour des résolutions  $H_{fond}$ =(100,300)(traits pleins ,pointillés) et les coordonnées lsopycnal(bleu),Z(rouge). En noir pointillés solution analytique

Bon accord entre les vitesses de phase modélisées et la solution analytique quelque soit le type de coordonées et la résolution.



# Stratification Linéaire: Énergie cinétique



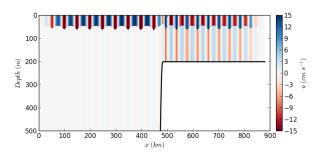
Isopycnale, Z

Figure: Énergie cinétique par mode baroclines pour des résolutions  $H_{fond} = (100 \dots 300)$  (Couleurs foncées à clair) et des coordonnées isopycnales(bleu) et Z(rouge).

En coordonnées Z, l'amplitude des modes est dépendante de la résolution.



## Forte Stratification: 2 couches



Les caractéristiques des ondes internes (i.e. mouvement) sont définies par l'épaisseur de la couche de surface  $h_0$  et le saut de densité  $\Delta \rho$ .

## Profil de densité

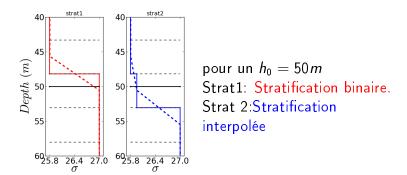


Figure: Zoom des profils de densités.

Choix: préserver les gradients de densités ou interpoler la stratification pour conserver l'épaisseur de couche de surface.



## Convergence des solutions

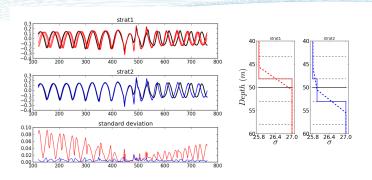


Figure: Vitesses de surface suivant x. Noir: Solution isopycnale.

Une stratification corrigée fait converger les solution Z entre elles et la solution isopycnale sur la plaine. Sur le plateau, les effets non linaires forcent des différences entre la solution isopycnale et celle en Z.

## Évolution de la stratification

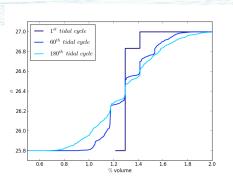


Figure: Évolution de la stratification. Pourcentage de volume d'eau à une densité données par rapport au volume total

La coordonnnée Z lisse la stratification.



## Évolution de la stratification

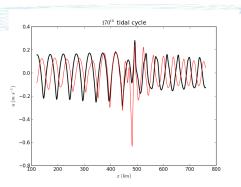
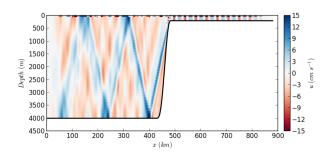


Figure: Vitesses de surface après 170 cycle de marée (85 jours). Black: Solution isopycnale. Red: Solution en Z

L'évolution de la stratification transforme le champs d'onde interne

## Interface et modes profonds



Mouvement complexe avec interaction entre l'interface et les modes profonds

## Performance entre coordonnées Z et isopycnales

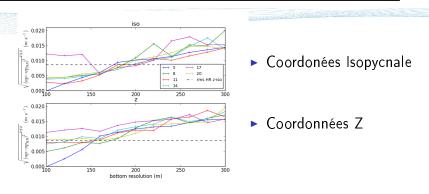


Figure: Écart rms avec la solution de plus fine résolution pour un système de coordonnées: Isopycnale (en haut) and Z (en bas). Le trait noir pointillé est l'écart entre les solutions les plus fines des 2 systèmes.

Des épaisseurs de couches au fond < 150 m permettent aux systèmes de coordonnées de modéliser des solutions similaires.

## Conclusion

#### Resolution

- Des stratifications fortes nécessitent des grilles verticales très précises ou d'adapter la stratification
- ► Pour une même qualité, les coordonnées isopycnales nécessitent moins de niveaux verticaux

#### Systèmes de Coordonnées

- Les coordonnées Z transforment artificiellement la stratification.
- Les systèmes de coordonnées gèrent les effets non linéaires différemment: cela implique des décalages de phase et des longueurs d'ondes qui varient selon les choix numériques

# **MERCI**