

Algorithmen in der Direkten Anwendung

NK

January 6, 2015

Table of contents

Teil I - Westliche Randströme

Analytisch

Numerisch

Teil II - Geostrophische Ozeanwirbel

Was ist ein *Eddy*?

detection and tracking-Algorithmus

Bewegungsgleichungen

$$\rho \frac{D\mathbf{u}}{Dt} = -2\boldsymbol{\Omega} \times \mathbf{u} - \nabla p + \nabla \cdot \mathbf{T} + \rho \mathbf{g}$$

– Coriolis – Druckgrad. + Reibung + Gravi. (1)

$$\frac{Dm}{Dt} = 0 \quad (2)$$

Approximationen/Manipulationen

Approximationen/Manipulationen

- ▶ mesoskalige Turbulenz parametrisiert
Reynolds averaging

Approximationen/Manipulationen

- ▶ mesoskalige Turbulenz parametrisiert
Reynolds averaging
- ▶ Corioliskraft linearisiert
 $\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$

Approximationen/Manipulationen

- ▶ mesoskalige Turbulenz parametrisiert

Reynolds averaging

- ▶ Corioliskraft linearisiert

$$\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$$

- ▶ Hydrostatische Approximation

$$\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial z}$$

Approximationen/Manipulationen

- ▶ mesoskalige Turbulenz parametrisiert

Reynolds averaging

- ▶ Corioliskraft linearisiert

$$\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$$

- ▶ Hydrostatische Approximation

$$\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial z}$$

- ▶ zeitlich konstant

$$\frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} = 0$$

Approximationen/Manipulationen

- ▶ mesoskalige Turbulenz parametrisiert

Reynolds averaging

- ▶ Corioliskraft linearisiert

$$\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$$

- ▶ Hydrostatische Approximation

$$\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial z}$$

- ▶ zeitlich konstant

$$\frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} = 0$$

- ▶ Inkompressibilität

Massenerhaltung \rightarrow Volumenerhaltung ($\rho = \text{const}$)

Approximationen/Manipulationen

- ▶ mesoskalige Turbulenz parametrisiert

Reynolds averaging

- ▶ Corioliskraft linearisiert

$$\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$$

- ▶ Hydrostatische Approximation

$$\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial z}$$

- ▶ zeitlich konstant

$$\frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} = 0$$

- ▶ Inkompressibilität

Massenerhaltung \rightarrow Volumenerhaltung ($\rho = \text{const}$)

- ▶ Horizontale Geschwindigkeiten viel größer als vertikale

$$w = 0$$

Approximationen/Manipulationen

- ▶ mesoskalige Turbulenz parametrisiert

Reynolds averaging

- ▶ Corioliskraft linearisiert

$$\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$$

- ▶ Hydrostatische Approximation

$$\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial z}$$

- ▶ zeitlich konstant

$$\frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} = 0$$

- ▶ Inkompressibilität

Massenerhaltung \rightarrow Volumenerhaltung ($\rho = \text{const}$)

- ▶ Horizontale Geschwindigkeiten viel größer als vertikale

$$w = 0$$

- ▶ vertikal integrieren

$$\int_H \mathbf{u} \, dz = \mathbf{U}$$

Viereckiges flaches Honigbecken

brig bleibt...

$$\rho \frac{D\mathbf{u}}{Dt} = -2\boldsymbol{\Omega} \times \mathbf{u} - \nabla p + \nabla \cdot \mathbf{T} + \rho \mathbf{g}$$

\Downarrow

$$0 = -(f_0 + \beta y) \mathbf{z} \times \mathbf{U} - gH \nabla h + \tau_s - \tau_b + A \nabla^2 \mathbf{U} \quad (3)$$

$$\frac{D\mathbf{U}}{Dt} = 0 \quad (4)$$

Curl Operation

$$0 = \nabla \times \left[-\mathbf{f} \times \mathbf{U} - gH\nabla h + \tau_s - \tau_b + A\nabla^2 \mathbf{U} \right]$$

Curl Operation

$$\begin{aligned} 0 &= \nabla \times \left[-\mathbf{f}(y) \times \mathbf{U} - gH\nabla h + \tau_s - \tau_b + A\nabla^2 \mathbf{U} \right] \\ &= -\beta V + \nabla \times (\tau_s - \tau_b) + A\nabla \times \nabla^2 \mathbf{U} \end{aligned}$$

Stromfunktion

$$\mathbf{U} = \check{\nabla} \psi(x, y) \quad (5)$$

soll heißen...

$$U = -\frac{\partial \psi}{\partial y}$$

$$V = \frac{\partial \psi}{\partial x}$$

Stromfunktion

$$0 = -\beta V + \nabla \times (\tau_s - \tau_b) + A \nabla \times \nabla^2 \mathbf{U}$$

\Downarrow

$$0 = -\beta \frac{\partial \psi}{\partial x} + \nabla \times (\tau_s - \tau_b) + A \nabla^4 \psi \quad (6)$$

weitere Approximationen

- ▶ Bodenreibung proportional zu **U**
 $\tau_b = R\mathbf{U}$

weitere Approximationen

- ▶ Bodenreibung proportional zu **U**

$$\tau_b = R\mathbf{U}$$

- ▶ keine laterale Reibung!

$$A\nabla^4\psi = 0$$

weitere Approximationen

- ▶ Bodenreibung proportional zu \mathbf{U}
 $\tau_b = R\mathbf{U}$
- ▶ keine laterale Reibung!
 $A\nabla^4\psi = 0$
- ▶ Windstress sinusoidale Funktion von y
 $\tau_s = F \cos(\pi y/B)$

weitere Approximationen

$$0 = -\beta \frac{\partial \psi}{\partial x} + \nabla \times (\boldsymbol{\tau}_s - \boldsymbol{\tau}_b) + A \nabla^4 \psi$$

\Downarrow

$$\begin{aligned} 0 &= -\beta \frac{\partial \psi}{\partial x} - R \nabla \times \mathbf{U} - F \nabla \times \cos(\pi y/B) \\ &= -\beta \frac{\partial \psi}{\partial x} - R \nabla^2 \psi + \frac{F\pi}{B} \sin(\pi y/B) \end{aligned}$$

$$R \nabla^2 \psi + \beta \frac{\partial \psi}{\partial x} = F \alpha \sin(\alpha y) \quad (7)$$

...mit $\alpha = \frac{\pi}{B}$

Analytische Lösung möglich

Inhomogene partielle Differentialgleichung 2er Ordnung.

$$R\nabla^2\psi + \beta\frac{\partial\psi}{\partial x} = F\alpha\sin(\alpha y)$$

Numerische Lösung

- ▶ variable Beckenform
- ▶ variabler Windstress

$$R\nabla^2\psi + \beta\frac{\partial\psi}{\partial x} = W(x, y) \quad (8)$$

Jacobi-Methode

Annahme: $\psi^{k=1} = rand$ überall

$$R\nabla^2\psi_{i,j}^k + \beta\frac{\partial}{\partial x}\psi_{i,j}^k - W_{i,j} = \Phi_{i,j}^k \quad (9)$$

$$R\nabla^2\psi_{i,j}^{k+1} + \beta\frac{\partial}{\partial x}\psi_{i,j}^{k+1} - W_{i,j} = 0 \quad (10)$$

a

a

a