# Algorithmen in der Direkten Anwendung

NK

January 6, 2015



#### Table of contents

Teil I - Westliche Randstrme Analytisch Numerisch

Teil II - Geostrophische Ozeanwirbel Was ist ein Eddy? detection and tracking-Algorithmus

### Bewegunsgleichungen

$$\rho \frac{D\mathbf{u}}{Dt} = -2\mathbf{\Omega} \times \mathbf{u} - \nabla p + \nabla \cdot \mathbf{T} + \rho \mathbf{g}$$
$$- Coriolis - Druckgrad. + Reibung + Gravi. \tag{1}$$

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

mesoskalige Turbulenz parametrisiert Reynolds averaging

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

- mesoskalige Turbulenz parametrisiert Reynolds averaging
- Corioliskraft linearisiert  $\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$
- Hydrostatische Approximation  $\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial \mathbf{z}}$

- mesoskalige Turbulenz parametrisiert Reynolds averaging
- Corioliskraft linearisiert  $\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$
- Hydrostatische Approximation  $\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial \mathbf{z}}$
- zeitlich konstant  $\frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} = 0$

- mesoskalige Turbulenz parametrisiert Reynolds averaging
- Corioliskraft linearisiert  $\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$
- Hydrostatische Approximation  $\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial \mathbf{z}}$
- zeitlich konstant  $\frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} = 0$
- ▶ Inkompressibiltt
  Massenerhaltung  $\rightarrow$  Volumenerhaltung ( $\rho = const$ )

- mesoskalige Turbulenz parametrisiert Reynolds averaging
- Corioliskraft linearisiert  $\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$
- Hydrostatische Approximation  $\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial \mathbf{z}}$
- zeitlich konstant  $\frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} = 0$
- ▶ Inkompressibiltt
  Massenerhaltung  $\rightarrow$  Volumenerhaltung ( $\rho = const$ )
- Horizontale Geschwindigkeiten viel grer als vertikale
   w = 0



- mesoskalige Turbulenz parametrisiert Reynolds averaging
- Corioliskraft linearisiert  $\mathbf{f}(y) = f_0 + \beta y$
- Hydrostatische Approximation  $\rho \mathbf{g} = -\frac{\partial p}{\partial \mathbf{z}}$
- ightharpoonup zeitlich konstant  $\frac{\partial \mathbf{u}}{\partial t} = 0$
- Inkompressibiltt Massenerhaltung o Volumenerhaltung (ho = const)
- Horizontale Geschwindigkeiten viel grer als vertikale
   w = 0
- vertikal integrieren  $\int_{\mathcal{U}} \mathbf{u} \, dz = \mathbf{U}$



## Viereckiges flaches Honigbecken

## brig bleibt...

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

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

$$\frac{D\mathbf{U}}{Dt} = 0 \tag{4}$$

### **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**

$$0 = \nabla \times \begin{bmatrix} -\mathbf{f}(y) \times \mathbf{U} - gH\nabla h + \tau_s - \tau_b + A\nabla^2 \mathbf{U} \\ -\beta V + \nabla \times (\boldsymbol{\tau_s} - \boldsymbol{\tau_b}) + A\nabla \times \nabla^2 \mathbf{U} \end{bmatrix}$$

#### Stromfunktion

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

soll heien...

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

#### Stromfunktion

$$0 = -\beta V + \nabla \times (\boldsymbol{\tau}_{s} - \boldsymbol{\tau}_{b}) + A\nabla \times \nabla^{2} \mathbf{U}$$

$$\downarrow \downarrow$$

$$0 = -\beta \frac{\partial \psi}{\partial x} + \nabla \times (\tau_{s} - \tau_{b}) + A \nabla^{4} \psi$$
 (6)

▶ Bodenreibung proportional zu  $\mathbf{U}$  $\tau_{\mathbf{h}} = R\mathbf{U}$ 

ightharpoonup Bodenreibung proportional zu  $oldsymbol{\mathsf{U}}$ 

$$\tau_{\mathbf{h}} = R\mathbf{U}$$

keine laterale Reibung!

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

Bodenreibung proportional zu U

$$\tau_{\mathbf{h}} = R\mathbf{U}$$

keine laterale Reibung!

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

ightharpoonup Windstress sinusoidale Funktion von y

$$au_{\mathsf{s}} = F \cos \left( \pi y / B \right)$$

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

$$\downarrow \downarrow$$

$$0 = -\beta \frac{\partial \psi}{\partial x} - R \nabla \times \mathbf{U} - F \nabla \times \cos(\pi y/B)$$

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

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

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

## Analytische Lsung mglich

Inhomogene partielle Differentialgleichung 2er Ordnung.

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

# Numerische Lsung

- variable Beckenform
- variabler Windstress

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

#### Jacobi-Methode

Annahme:  $\psi^{k=1} = rand$  berall

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

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

a a a