

Equação da Tendência de Geopotencial:

Aproximações e Equações

MET 0225 Sinótica-Dinâmica

Meteorologia I

Instrutor: Paulo Kubota

paulo.kubota@inpe.br

012-3186-8400



#### **Paulo Kubota**

data	Tópicos
15/04/2021	PBL
20/04/2021	PBL
22/04/2021	PBL
27/04/2021	QG Vorticity. eq.
	QG Vorticity. eq.
	QG Vorticity. eq.
	Geop. Tend. eq.
	Geop. Tend. eq.
	Geop. Tend. eq.
	Omega and Vetor Q
	Omega and Vetor Q
	Omega and Vetor Q
	Avaliação 1
01/06/2021	Avaliação 2



#### Motivação.

O desejo de um sistema de equações simplificado, mas que retenha os principais processos dinâmicos necessários para descrever, diagnosticar e entender o comportamento de sistemas climáticos em larga escala.

#### Palavras chaves.

"As equações e suas derivações são reconhecidamente difíceis. É importante que não se memorize apenas as equações de maneira mecânica. É muito mais importante entender o que eles significam fisicamente." - Howie Bluestein.

#### Suposição abrangente da teoria QG.

O número de Rossby (R0 = U / fL) é pequeno, o que nos permite desprezar o vento ageostrófico em alguns (mas não todos) termos das equações que governam o movimento.

#### Equações governantes e suas derivações.

A teoria QG é baseada em versões simplificadas das equações de movimento, equação de continuidade e equação termodinâmica de energia.



### **Derivação:**

A equação de tendência de altura QG.

Derivada das equações termodinâmicas e de vorticidade de QG.

Veja Lackmann (2011) para detalhes.



#### Sumário

A equação do momento QG, a relação do vento geostrófico, a aproximação hidrostática, a equação de continuidade e a equação de energia termodinâmica formam um conjunto fechado de equações para as variáveis dependentes  $\Phi$ ,  $\overrightarrow{V_a}$ ,  $\overrightarrow{V_{aq}}$ ,  $\omega$  e T.

$$\frac{D\overrightarrow{V_g}}{Dt} = -(f_o)\hat{k} \times (\overrightarrow{V_{ag}}) - (\beta y)\hat{k} \times (\overrightarrow{V_g})$$

$$\frac{\partial \xi_g}{\partial t} = -\overrightarrow{V_g} \cdot \nabla (\xi_g + f) + f_0 \frac{\partial \omega}{\partial P}$$

$$\overrightarrow{V_g} = \frac{1}{f_0} \widehat{k} \times \nabla \Phi$$

$$\frac{\partial \Phi}{\partial P} = -\frac{RT}{P}$$

$$\frac{\partial u_{ag}}{\partial x} + \frac{\partial v_{ag}}{\partial y} + \frac{\partial \omega}{\partial P} = 0$$

Como obter a equação da termodinâmica?

$$\frac{DT}{Dt_g} - \frac{\sigma P}{R} \omega = \frac{J}{C_p}$$



#### Vorticidade Relativa Geostrófica

$$\frac{\partial \xi_g}{\partial t} = -\overrightarrow{V_g} \cdot \nabla (\xi_g + f) + f_0 \frac{\partial \omega}{\partial P}$$

**Obtida na aula anterior** 

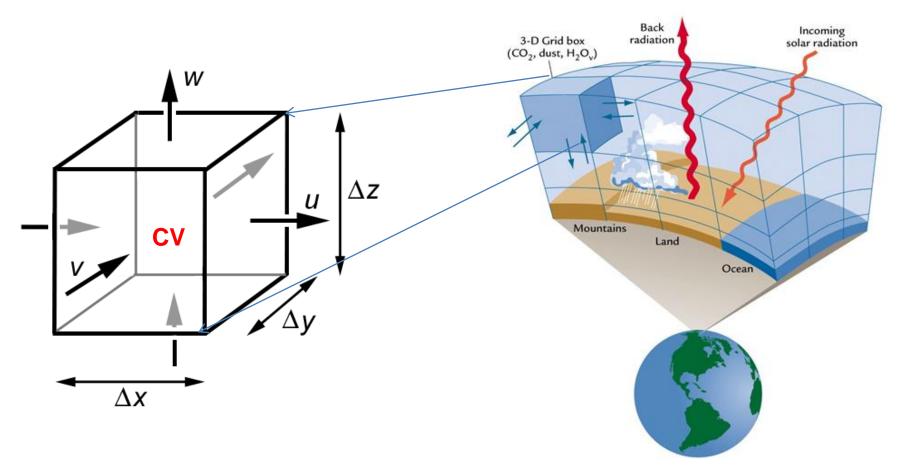


### Como Derivar a Equação da Termodinâmica

$$\frac{DT}{Dt} = ?$$



### Como Derivar a Equação da Termodinâmica



Volume de controle VC ou CV

. GCMs divide Earth into grid cells and use laws of physics to represent real world climate [Ruddiman, 2001].



### Equação da Termodinâmica

Considerações básicas da termodinâmica para a atmosfera:

Estrutura da atmosfera Estática Obedece a hidrostática Segue a lei da Equação de estado para os gases ideais

$$P = -\rho gz$$
 =  $P = \rho RT$ 

Termodinâmica de uma atmosfera seca



yo.

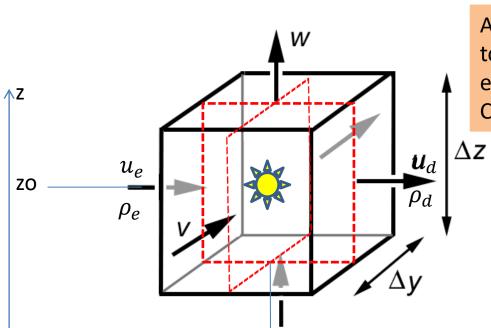
### Dinâmica I 15/04/2021 a 30/05/2021 Teoria da Aproximação Quase Geostrófica

#### **PRINCIPIO**

VC=CV

Χ

### Conservação de Energia



 $\Delta x$ 

XO

A variação total da energia do CV Variação da energia interna dentro do CV Trabalho realizado nas face do CV

$$\Delta Q = \Delta U + W$$

#### **Portanto:**

$$\Delta U = \Delta Q - W$$



### Conservação de Energia

A variação pequena de temperatura que ocorrem nos escoamento naturais permite uma relação linear entre o conteúdo de energia U do fluido e sua temperatura absoluta T, sob a forma

$$U = mC_vT$$

#### **Onde**

$$(C_v + R) = C_p$$

$$C_v = C_p - R$$

$$C_v$$
=Calor especifico a volume constante

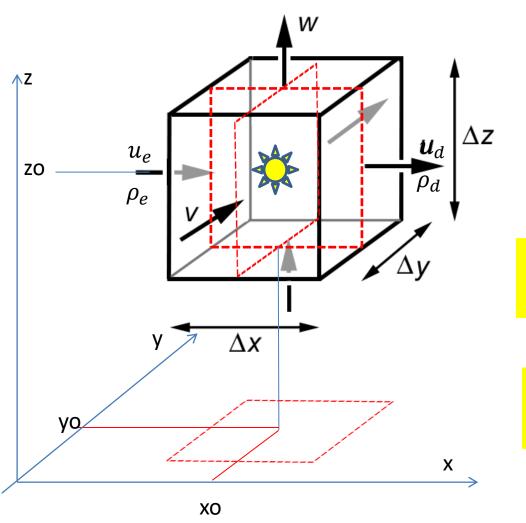
$$C_p$$
=Calor especifico a pressão constante



#### **PRINCIPIO**

CV

### Conservação de Energia



Somando sobre todos o i-ésimos cv

$$\sum \Delta U_i = \sum \Delta Q_i - \sum W_i$$

$$mC_v \sum \Delta T_i = \sum \Delta Q_i - \sum P_i \Delta V$$

$$mC_v \sum \Delta T_i = \sum \Delta Q_i - \sum P_i \frac{m}{\rho}$$



### Conservação de Energia

### A Primeira lei da termodinâmica pode ser escrita na forma de variação de energia

$$\Delta U = \Delta Q - \Delta W$$

$$\Delta \mathbf{U} = \boldsymbol{m}\boldsymbol{C}_{\boldsymbol{v}}\Delta\boldsymbol{T}$$

$$mC_v\Delta T = \Delta Q - \Delta W$$



### Conservação de Energia

$$mC_v\Delta T = \Delta Q - \Delta W$$

Substituindo o valor de  $C_v$ 

$$C_v = C_p - R$$

$$m(C_p - R)\Delta T = \Delta Q - \Delta W$$

$$mC_p\Delta T - mR\Delta T = \Delta Q - \Delta W$$

$$mC_p\Delta T - m\Delta RT = \Delta Q - \Delta W$$



### Conservação de Energia

$$mC_p\Delta T - m\Delta RT = \Delta Q - \Delta W$$

#### Onde o trabalho feito pelo sistema é dado pela equação

$$\Delta W = F \Delta x$$

#### Pressão feita por um fluido sobre uma parede

#### Pressão

$$P = \frac{F}{Area}$$

F = P \* Area

$$\Delta W = P * Area * \Delta x$$

$$\Delta W = P * \Delta V$$

$$\Delta W = P X \Delta \left(\frac{m}{\rho}\right)$$

#### **Densidade**

$$\rho = \frac{m}{V}$$

$$V = \frac{m}{\rho}$$

$$\Delta V = \Delta \left(\frac{m}{\rho}\right)$$



### Conservação de Energia

$$mC_{p}\Delta T - m\Delta RT = \Delta Q - \Delta W$$

$$mC_p\Delta T - m\Delta RT = \Delta Q - P X\Delta \left(\frac{m}{\rho}\right)$$

#### A equação dos gases ideais nos fornece a relação:

$$P = \rho RT$$

$$RT = \frac{P}{\rho}$$

$$mC_p\Delta T - m\Delta \frac{P}{\rho} = \Delta Q - P X\Delta \left(\frac{m}{\rho}\right)$$



### Conservação de Energia

$$mC_p\Delta T - m\Delta \frac{P}{\rho} = \Delta Q - P X\Delta \left(\frac{m}{\rho}\right)$$

Para a conservação de energia a massa deve ser constante (m=cte).

$$mC_p\Delta T - m\Delta \frac{P}{\rho} = \Delta Q - mP X\Delta \left(\frac{1}{\rho}\right)$$

Divide por  $\Delta t$ 

$$mC_p \frac{\Delta T}{\Delta t} - m \frac{\Delta \frac{P}{\rho}}{\Delta t} = \frac{\Delta Q}{\Delta t} - mP X \frac{\Delta \left(\frac{1}{\rho}\right)}{\Delta t}$$



### Conservação de Energia

$${}^{\mathbf{m}}C_{p} \frac{\Delta T}{\Delta t} - {}^{\mathbf{m}} \frac{\Delta}{\Delta t} \left( \frac{P}{\rho} \right) = \frac{\Delta Q}{\Delta t} - {}^{\mathbf{m}}P X \frac{\Delta}{\Delta t} \left( \frac{\mathbf{1}}{\boldsymbol{\rho}} \right)$$

Fazendo o limite de  $\Delta t \rightarrow 0$ 

$$mC_{p}\frac{DT}{Dt} - m\frac{D}{Dt}\left(\frac{P}{\rho}\right) = \boxed{\frac{DQ}{Dt}} - \boxed{mP\ X\frac{D}{Dt}\left(\frac{1}{\rho}\right)}$$

Taxa de variação da energia interna no do sistema (VC) Taxa total do calor transferido ao sistema (VC)

Taxa total do trabalho feito pelo sistema (VC)



### Conservação de Energia

$$mC_{p}\frac{DT}{Dt} - m\frac{D}{Dt}\left(\frac{P}{\rho}\right) = \frac{DQ}{Dt} - mP X \frac{D}{Dt}\left(\frac{1}{\rho}\right)$$

Derivada da divisão.

$$\frac{d}{dx}\left(\frac{u}{v}\right) = \frac{u'v - uv'}{v^2}$$

$$mC_{p}\frac{DT}{Dt} - m\left(\frac{\frac{\rho DP}{Dt} - P\frac{D\rho}{Dt}}{\rho^{2}}\right) = \frac{DQ}{Dt} - mPX\left(\frac{\frac{\rho D1}{Dt} - 1\frac{D\rho}{Dt}}{\rho^{2}}\right)$$

Para a conservação de energia a massa e o volume devem ser constantes  $\rho=\frac{m}{V}$ , ( $\frac{D\rho}{Dt}$ =0).

$$mC_{p}\frac{DT}{Dt} - m\frac{DP}{\rho Dt} + m\frac{P}{\rho^{2}}\frac{D\rho}{Dt} = \frac{DQ}{Dt} + m\frac{P}{\rho^{2}}\frac{D\rho}{Dt}$$

$$mC_{p}\frac{DT}{Dt} - m\frac{DP}{\rho Dt} = \frac{DQ}{Dt}$$



### Conservação de Energia

$$mC_{p}\frac{DT}{Dt} - m\frac{DP}{\rho Dt} = \frac{DQ}{Dt}$$

$$C_p \frac{DT}{Dt} - \frac{DP}{\rho Dt} = \frac{D}{Dt} \left( \frac{Q}{m} \right)$$

$$q = \frac{Q}{m}$$

$$C_p \frac{DT}{Dt} - \frac{DP}{\rho Dt} = \frac{D(q)}{Dt}$$

$$C_p \frac{DT}{Dt} - \frac{DP}{\rho Dt} = J$$

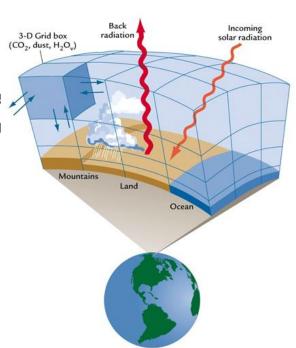


### Conservação de Energia

$$C_p \frac{DT}{Dt} - \frac{DP}{\rho Dt} = J$$

$$J = \frac{D}{Dt} \left( \frac{Q}{m} \right) = \frac{D(q)}{Dt}$$

J = é a taxa de aquecimento por unidade de massa devido a radiação. Condução e liberação de calor latente





$$C_p \frac{DT}{Dt} - \frac{DP}{\rho Dt} = J$$

$$\frac{1}{\rho} = \alpha$$

$$C_p \frac{DT}{Dt} - \alpha \frac{DP}{Dt} = J$$



$$C_p \frac{DT}{Dt} - \alpha \frac{DP}{Dt} = J$$

$$\frac{DP}{Dt} = \omega$$

$$C_p \frac{DT}{Dt} - \alpha \omega = J$$



$$C_p \frac{DT}{Dt} - \alpha \omega = J$$

$$P = \rho RT$$

$$\alpha = \frac{1}{\rho} = \frac{RT}{P}$$

$$C_p \frac{DT}{Dt} - \frac{RT}{P} \omega = J$$



#### Considere a equação da temperatura potencial:

$$\theta = T \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}}$$

Derive em função de P usando a relação:

Derivada da divisão.

$$\frac{d}{dx}\left(\frac{u}{v}\right) = \frac{u'v - uv'}{v^2}$$



$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} + T \left(\frac{R}{C_p}\right) \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p} - 1} \left(\frac{P_s' P - P_s P}{P^2}\right)$$

$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} + T \left(\frac{R}{C_p}\right) \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p} - 1} \left(\frac{P_s'P - P_sP'}{P^2}\right)$$

Lembre-se P<sub>s</sub> não varia com a altura

$$P_s' = \frac{dP_s}{dP} = 0$$

$$P' = \frac{dP}{dP} = 1$$

$$P' = \frac{dP}{dP} = 1$$

$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} + T \left(\frac{R}{C_p}\right) \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p} - 1} \left(\frac{P_S}{P}\right) \left(-\frac{1}{P}\right)$$

$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} - T \left(\frac{R}{C_p} \frac{1}{P}\right) \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}}$$



$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} - T \left(\frac{R}{C_p} \frac{1}{P}\right) \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}}$$

$$\left(\frac{P_s}{P}\right)^{-\frac{R}{C_p}}\frac{\partial\theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} - T\left(\frac{R}{C_p}\frac{1}{P}\right)$$

$$\frac{\theta}{T} = \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} \qquad \qquad \frac{T}{\theta} = \left(\frac{P_s}{P}\right)^{-\frac{R}{C_p}}$$

$$\frac{T}{\theta} \frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} - \left(\frac{TR}{CpP}\right)$$

$$\left(\frac{TR}{CpP}\right) = -\frac{T}{\theta}\frac{\partial\theta}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P}$$



### Equação da Termodinâmica

$$\frac{DT}{Dt} - \frac{RT}{C_p P} \omega = \frac{J}{C_p}$$

Parâmetro de estabilidade em coordenada isobárica: derivada da temperatura potencial

$$\left(\frac{TR}{CpP}\right) = -\frac{T}{\theta}\frac{\partial\theta}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P}$$

$$S_P = \frac{RT}{C_p P} = -\frac{T}{\theta} \frac{\partial \theta}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P} = -T \frac{\partial \ln(\theta)}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P}$$

$$S_P = \frac{RT}{C_p P} = -T \frac{\partial \ln(\theta)}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P} \equiv -T \frac{\partial \ln(\theta)}{\partial P}$$

$$S_P = \frac{RT}{C_p P} \equiv -T \frac{\partial \ln(\theta)}{\partial P}$$

$$\frac{DT}{Dt} - S_P \omega = \frac{J}{C_p}$$



$$\frac{DT}{Dt} - S_P \omega = \frac{J}{C_p}$$



### Aproximação Quase Geostrófica Para a Equação da Termodinâmica

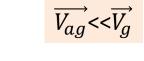


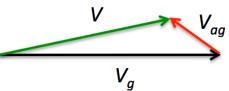
$$\left(\frac{DT}{Dt}\right)\frac{RT}{C_pP}\omega = \frac{J}{C_p}$$

#### 2. Desprese o seguinte.

- Orientação pelo vento ageostrófico
- Advecção de temperatura pleo vento ageostrófico .

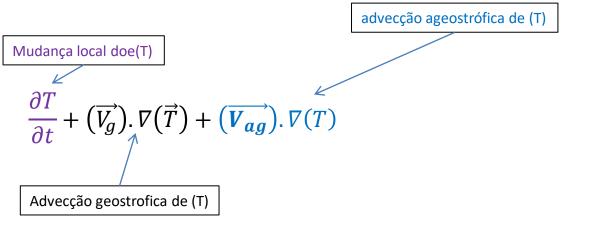
$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g} + \overrightarrow{V_{ag}}) \cdot \nabla(T)$$



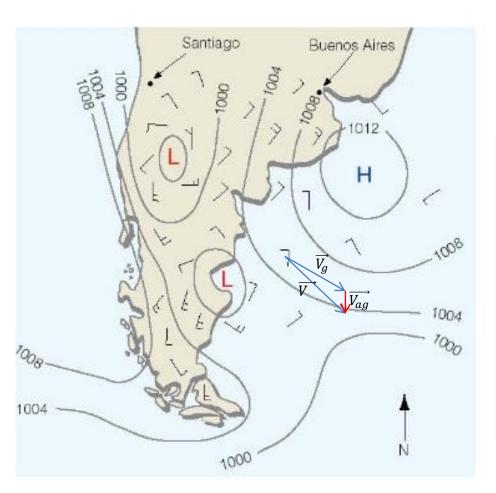


$$\overrightarrow{V_g} = u_g + v_g$$

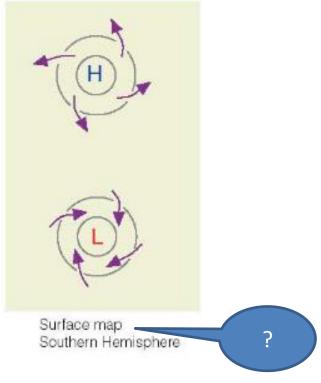
#### **Expanda os termos**







### Condição válida para medias latitudes





#### 2. Desprese o seguinte.

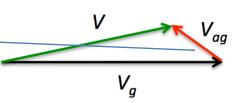
- Orientação pelo vento ageostrófico
- Advecção de temperatura pleo vento ageostrófico.

$$\frac{\partial T}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla(\overrightarrow{T}) + (\overrightarrow{V_{ag}}) \cdot \nabla(T)$$

#### Considere







#### **Portanto**

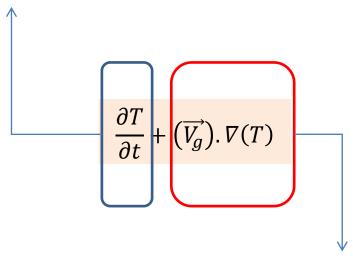
$$(\overrightarrow{V_g}). \nabla(\overrightarrow{T}) \gg (\overrightarrow{V_{ag}}). \nabla(T)$$

$$(\overrightarrow{V_{ag}}).\nabla(T)\approx 0$$



#### Portanto, para o escoamento quase geostrófico:

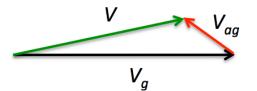
#### Mudança Geostrófica Local de T



Advecção Geostrófica de T



- 2. Desprese o seguinte (por análise de escala).
- Fricção.
- Orientação pelo vento ageostrófico
- Advecção de temperatura pleo vento ageostrófico.



$$\frac{\partial T}{\partial t} + \left(\overrightarrow{V_g}\right) \cdot \nabla(T)$$

$$\frac{\partial T}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla(T) = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \frac{\partial T}{\partial x} + v_g \frac{\partial T}{\partial y} - \omega \frac{\partial T}{\partial P}$$

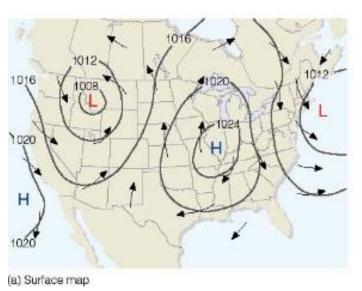


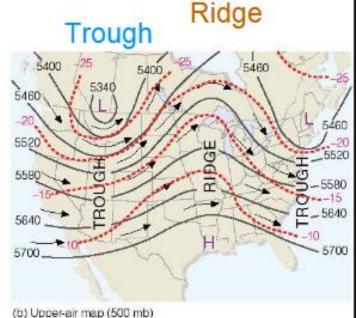
$$\frac{DT}{Dt} \equiv \frac{\partial T}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla(T) = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \frac{\partial T}{\partial x} + v_g \frac{\partial T}{\partial y} - \omega \frac{\partial T}{\partial P}$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla(T) = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \frac{\partial T}{\partial x} + v_g \frac{\partial T}{\partial y} - \omega \frac{\partial T}{\partial P}$$

A advecção de temperatura pela velocidade vertical não pode

ser despresada.





$$\omega \frac{\partial T}{\partial P} \neq 0$$

$$\omega \frac{\partial T}{\partial P} \neq 0$$



$$\frac{DT}{Dt} \equiv \frac{\partial T}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla(T) = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \frac{\partial T}{\partial x} + v_g \frac{\partial T}{\partial y} - \omega \frac{\partial T}{\partial P}$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla(T) = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \frac{\partial T}{\partial x} + v_g \frac{\partial T}{\partial y} - \omega \frac{\partial T}{\partial P}$$

Portanto a T do  $VC = T_{tot}$  o que corresponde a temperatura total do CV

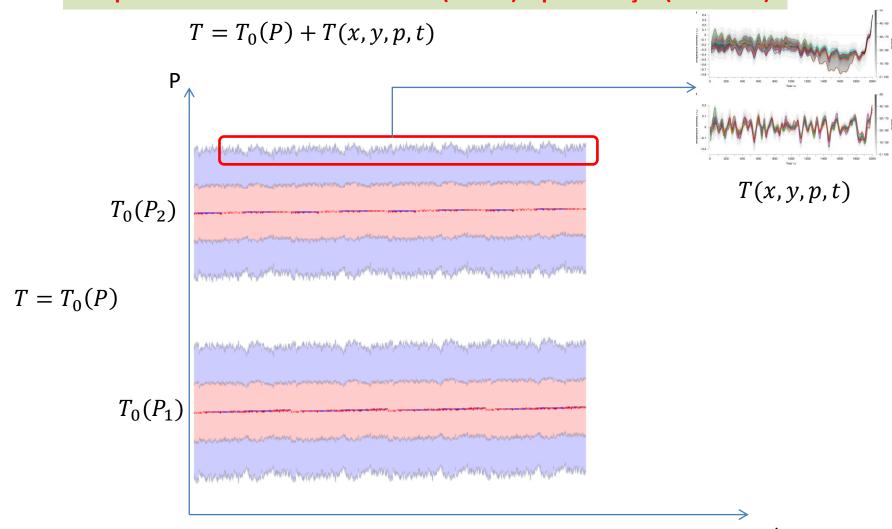
$$\frac{DT_{tot}}{Dt} = \frac{\partial T_{tot}}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla (T_{tot}) = \frac{\partial T_{tot}}{\partial t} + u_g \frac{\partial T_{tot}}{\partial x} + v_g \frac{\partial T_{tot}}{\partial y} - \omega \frac{\partial T_{tot}}{\partial P}$$

Temperatura total = Estado do Básico + perturbação

$$T_{tot} = T_0(P) + T(x, y, p, t)$$









$$\frac{DT_{tot}}{Dt} = \frac{\partial T_{tot}}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla (T_{tot}) = \frac{\partial T_{tot}}{\partial t} + u_g \frac{\partial T_{tot}}{\partial x} + v_g \frac{\partial T_{tot}}{\partial y} - \omega \frac{\partial T_{tot}}{\partial P}$$

Temperatura total = Estado do Básico + perturbação

$$T_{tot} = T_0(P) + T(x, y, p, t)$$

#### Substitua na equação acima:

$$\frac{DT_{tot}}{Dt} = \frac{\partial (T_0 + T)}{\partial t} + (\overrightarrow{V_g}) \cdot \nabla (T_0 + T) = \frac{\partial (T_0 + T)}{\partial t} + u_g \frac{\partial (T_0 + T)}{\partial x} + v_g \frac{\partial (T_0 + T)}{\partial y} - \omega \frac{\partial (T_0 + T)}{\partial P}$$

#### Abra os termos:

$$\frac{DT_{tot}}{Dt} = \frac{\partial T_0}{\partial t} + \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left( \frac{\partial T_0}{\partial x} + \frac{\partial T}{\partial x} \right) + v_g \left( \frac{\partial T_0}{\partial y} + \frac{\partial T}{\partial y} \right) - \omega \left( \frac{\partial T_0}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P} \right)$$



$$\frac{DT_{tot}}{Dt} = \frac{\partial T_0}{\partial t} + \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left( \frac{\partial T_0}{\partial x} + \frac{\partial T}{\partial x} \right) + v_g \left( \frac{\partial T_0}{\partial y} + \frac{\partial T}{\partial y} \right) - \omega \left( \frac{\partial T_0}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P} \right)$$

$$T_{tot} = T_0(P) + T(x, y, p, t)$$

na equação acima  $T_0(P)$ não depende de x,y,t:

$$\frac{DT_{tot}}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left( \frac{\partial T}{\partial x} \right) + v_g \left( \frac{\partial T}{\partial y} \right) - \boldsymbol{\omega} \left( \frac{\boldsymbol{\partial} T}{\boldsymbol{\partial} \boldsymbol{P}} \right) - \boldsymbol{\omega} \left( \frac{\boldsymbol{\partial} T_0}{\boldsymbol{\partial} \boldsymbol{P}} \right)$$

Lembre-se:  $\left| \frac{\partial T_0}{\partial P} \right| \gg \left| \frac{\partial T}{\partial P} \right|$ 

O gradiente vertical do estado médio é maior que o gradiente vertical do estado perturbado

$$\frac{DT_{tot}}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left( \frac{\partial T}{\partial x} \right) + v_g \left( \frac{\partial T}{\partial y} \right) - \boldsymbol{\omega} \left( \frac{\boldsymbol{\partial} T}{\boldsymbol{\partial} \boldsymbol{P}} \right) - \boldsymbol{\omega} \left( \frac{\boldsymbol{\partial} T_0}{\boldsymbol{\partial} \boldsymbol{P}} \right)$$



$$\frac{\mathbf{D}T_{tot}}{\mathbf{D}t} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \boldsymbol{\omega} \left(\frac{\boldsymbol{\partial}T}{\boldsymbol{\partial}\boldsymbol{P}}\right) - \boldsymbol{\omega} \left(\frac{\boldsymbol{\partial}T_0}{\boldsymbol{\partial}\boldsymbol{P}}\right)$$

Voltando q equação da termodinâmica completa:

$$\frac{DT_{tot}}{Dt} - \frac{RT_{tot}}{C_p P} \omega = \frac{J}{C_p}$$

Substituímos a mesma temperatura no segundo termo da equação da termodinâmica

$$T_{tot} = T_0(P) + T(x, y, p, t)$$



$$\frac{DT_{tot}}{Dt} - \frac{RT_{tot}}{C_p P} \omega = \frac{J}{C_p}$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \boldsymbol{\omega} \left(\frac{\boldsymbol{\partial} T}{\boldsymbol{\partial P}}\right) - \boldsymbol{\omega} \left(\frac{\boldsymbol{\partial} T_0}{\boldsymbol{\partial P}}\right) - \frac{RT_0}{C_p P} \boldsymbol{\omega} - \frac{RT}{C_p P} \boldsymbol{\omega} = \frac{J}{C_p}$$

$$\left| \frac{\partial T_0}{\partial P} \right| \gg \left| \frac{\partial T}{\partial P} \right|$$

O gradiente vertical do estado básico é maior que o estado perturbado

reagrupe os termos  $T_0(P)$  e T:

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \omega \left(\frac{\partial T}{\partial P} + \frac{RT}{C_p P}\right) - \omega \left(\frac{\partial T_0}{\partial P} + \frac{RT_0}{C_p P}\right) = \frac{J}{C_p}$$

$$\sigma = -\frac{RT_0}{P}\frac{dln\theta}{dP}$$



### Para obter a relação indicada pela equação:

$$\sigma = -\frac{RT_0}{P} \frac{dln\theta}{dP}$$

### Considere a equação da temperatura potencial:

$$\theta = T \left( \frac{P_S}{P} \right)^{\frac{R}{C_p}}$$

### Derive em função de P usando a relação:

Derivada da divisão.

$$\frac{d}{dx}\left(\frac{u}{v}\right) = \frac{u'v - uv'}{v^2}$$



$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} + T \left(\frac{R}{C_p}\right) \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p} - 1} \left(\frac{P_s' P - P_s P}{P^2}\right)$$

$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} + T \left(\frac{R}{C_p}\right) \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p} - 1} \left(\frac{P_s'P - P_sP'}{P^2}\right)$$

Lembre-se P<sub>s</sub> não varia com a altura

$$P_s' = \frac{dP_s}{dP} = 0$$

$$P' = \frac{dP}{dP} = 1$$

$$P' = \frac{dP}{dP} = 1$$

$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} + T \left(\frac{R}{C_p}\right) \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p} - 1} \left(\frac{P_S}{P}\right) \left(-\frac{1}{P}\right)$$

$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} - T \left(\frac{R}{C_p} \frac{1}{P}\right) \left(\frac{P_s}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}}$$



$$\frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} - T \left(\frac{R}{C_p} \frac{1}{P}\right) \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}}$$

$$\left(\frac{P_s}{P}\right)^{-\frac{R}{C_p}}\frac{\partial\theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} - T\left(\frac{R}{C_p}\frac{1}{P}\right)$$

$$\frac{\theta}{T} = \left(\frac{P_S}{P}\right)^{\frac{R}{C_p}} \qquad \qquad \frac{T}{\theta} = \left(\frac{P_S}{P}\right)^{-\frac{R}{C_p}}$$

$$\frac{T}{\theta} \frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} - \left(\frac{TR}{CpP}\right)$$



### Voltando para a Equação da Termodinâmica



$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \omega \left(\frac{\partial T}{\partial P} + \frac{RT}{C_p P}\right) - \omega \left(\frac{\partial T_0}{\partial P} + \frac{RT_0}{C_p P}\right) = \frac{J}{C_p}$$

$$\frac{T}{\theta} \frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} - \left(\frac{TR}{CpP}\right)$$

#### **Portanto:**

$$\left(\frac{TR}{CpP}\right) = -\frac{T}{\theta}\frac{\partial\theta}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P}$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \omega \left(\frac{\partial T}{\partial P} - \frac{T}{\theta} \frac{\partial \theta}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P}\right) - \omega \left(\frac{\partial T_0}{\partial P} - \frac{T_0}{\theta_0} \frac{\partial \theta_0}{\partial P} + \frac{\partial T_0}{\partial P}\right) = \frac{J}{C_p}$$



#### Previsão Quase Geostrófica

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \omega \left(\frac{\partial T}{\partial P} - \frac{T}{\theta} \frac{\partial \theta}{\partial P} + \frac{\partial T}{\partial P}\right) - \omega \left(\frac{\partial T_0}{\partial P} - \frac{T_0}{\theta_0} \frac{\partial \theta_0}{\partial P} + \frac{\partial T_0}{\partial P}\right) = \frac{J}{C_p}$$

$$\frac{T}{\theta} \frac{\partial \theta}{\partial P} = \frac{\partial T}{\partial P} + \left(\frac{TR}{CpP}\right)$$

$$\frac{\partial ln(\theta)}{\partial P} = \frac{1}{\theta} \frac{\partial \theta}{\partial P}$$

$$f(y) = ln(y)$$

$$\frac{df}{dx} = \frac{1}{x} \frac{dy}{dx}$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \omega \left(-T \frac{\partial ln\theta}{\partial P} + 2 \frac{\partial T}{\partial P}\right) - \omega \left(-T_0 \frac{\partial ln\theta_0}{\partial P} + 2 \frac{\partial T_0}{\partial P}\right) = \frac{J}{C_p}$$



#### Previsão Quase Geostrófica

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \omega \left(-T \frac{\partial ln\theta}{\partial P} + 2 \frac{\partial T}{\partial P}\right) - \omega \left(-T_0 \frac{\partial ln\theta_0}{\partial P} + 2 \frac{\partial T_0}{\partial P}\right) = \frac{J}{C_p}$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \omega \frac{P}{R} \left(-\frac{R}{P}T\frac{\partial ln\theta}{\partial P} + 2\frac{R}{P}\frac{\partial T}{\partial P}\right) - \omega \frac{P}{R} \left(-\frac{R}{P}T_0\frac{\partial ln\theta_0}{\partial P} + 2\frac{R}{P}\frac{\partial T_0}{\partial P}\right) = \frac{J}{C_p}$$

$$\sigma = -\frac{RT_0}{P}\frac{dln(\theta_0)}{dP} + 2\frac{R}{P}\frac{\partial T_0}{\partial P}$$



#### Previsão Quase Geostrófica

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \omega \frac{P}{R} \left(-\frac{R}{P}T\frac{\partial ln\theta}{\partial P} + 2\frac{R}{P}\frac{\partial T}{\partial P}\right) - \omega \frac{P}{R} \left(-\frac{R}{P}T_0\frac{\partial ln\theta_0}{\partial P} + 2\frac{R}{P}\frac{\partial T_0}{\partial P}\right) = \frac{J}{C_p}$$

$$\sigma = -\frac{RT_0}{P} \frac{dln(\theta_0)}{dP} + 2\frac{R}{P} \frac{\partial T_0}{\partial P}$$

$$\sigma' = -\frac{RT}{P}\frac{\partial ln\theta}{\partial P} + 2\frac{R}{P}\frac{\partial T}{\partial P}$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \boldsymbol{\omega} \frac{\boldsymbol{P}}{\boldsymbol{R}}(\sigma') - \boldsymbol{\omega} \frac{\boldsymbol{P}}{\boldsymbol{R}}(\sigma) = \frac{\boldsymbol{J}}{\boldsymbol{C}_p}$$



#### Previsão Quase Geostrófica

$$\sigma' = -\frac{RT}{P} \frac{\partial ln\theta}{\partial P} + 2 \frac{R}{P} \frac{\partial T}{\partial P}$$

$$\sigma = -\frac{RT_0}{P} \frac{dln(\theta_0)}{dP} + 2 \frac{R}{P} \frac{\partial T_0}{\partial P}$$

$$\left| -\frac{RT_0}{P} \frac{dln(\theta_0)}{dP} \right| \gg \left| 2 \frac{R}{P} \frac{\partial T_0}{\partial P} \right|$$

$$\sigma' \equiv -\frac{RT}{P} \frac{\partial ln\theta}{\partial P}$$

$$\sigma \equiv -\frac{RT_0}{P} \frac{dln(\theta_0)}{dP}$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left(\frac{\partial T}{\partial x}\right) + v_g \left(\frac{\partial T}{\partial y}\right) - \boldsymbol{\omega} \frac{\boldsymbol{P}}{\boldsymbol{R}}(\sigma') - \boldsymbol{\omega} \frac{\boldsymbol{P}}{\boldsymbol{R}}(\sigma) = \frac{\boldsymbol{J}}{\boldsymbol{C}_p}$$



#### Previsão Quase Geostrófica

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left( \frac{\partial T}{\partial x} \right) + v_g \left( \frac{\partial T}{\partial y} \right) - \boldsymbol{\omega} \frac{\boldsymbol{P}}{\boldsymbol{R}} (\sigma') - \boldsymbol{\omega} \frac{\boldsymbol{P}}{\boldsymbol{R}} (\sigma) = \frac{\boldsymbol{J}}{\boldsymbol{C}_p}$$

$$\sigma' \ll \sigma$$

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left( \frac{\partial T}{\partial x} \right) + v_g \left( \frac{\partial T}{\partial y} \right) - \boldsymbol{\omega} \frac{\boldsymbol{P}}{\boldsymbol{R}} (\sigma) = \frac{\boldsymbol{J}}{\boldsymbol{C_p}}$$



#### Previsão Quase Geostrófica

Usando equação termodinâmica para escoamento com aproximação quase geostrófica:

$$\frac{DT}{Dt} = \frac{\partial T}{\partial t} + u_g \left( \frac{\partial T}{\partial x} \right) + v_g \left( \frac{\partial T}{\partial y} \right) - \boldsymbol{\omega} \frac{\boldsymbol{P}}{\boldsymbol{R}} (\sigma) = \frac{\boldsymbol{J}}{\boldsymbol{C}_p}$$

$$\left(\frac{\partial}{\partial t} + \overrightarrow{V_g} \cdot \overrightarrow{V}\right) T - \frac{\sigma P}{R} \omega = \frac{J}{C_p}$$

$$\frac{DT}{Dt_g} - \frac{\sigma P}{R} \omega = \frac{J}{C_p}$$

Podem set reescrita em função de  $\Phi$  e  $\omega$ : Para simplificar as equações ignora-se o termo de aquecimento diabático:  $\frac{J}{C}$ 



Previsão Quase Geostrófica

### A equação de tendência de altura QG

A equação de tendência de altura QG é usada para entender e diagnosticar o desenvolvimento e decaimento de sistemas climáticos em larga escala.



#### Previsão Quase Geostrófica

### A equação de tendência de altura QG

Usando as equações da vorticidade relativa quase geostrófica e a equação da termodinâmica:

$$\frac{\partial \xi_g}{\partial t} = -\overrightarrow{V_g} \cdot \nabla (\xi_g + f) + f_0 \frac{\partial \omega}{\partial P}$$

$$\left(\frac{\partial}{\partial t} + \overrightarrow{V_g} \cdot \overrightarrow{V}\right) T - \frac{\sigma P}{R} \omega = \frac{J}{C_p}$$

- Podem set reescrita em função de  $\Phi$  e  $\omega$ :
- Para simplificar as equações ignora-se o termo de aquecimento diabático:  $\frac{J}{c}$



#### Previsão Quase Geostrófica

### A equação de tendência de altura QG

Pode-se eliminar  $\omega$  nas equações usando a relação de  $\Phi$  com  $\frac{\partial \Phi}{\partial t}$  definimos como tendência de geopotencial.

$$\chi = \frac{\partial \Phi}{\partial t}$$

Usando a hidrostática



### A equação de tendência de altura QG

### Aproximação hidrostática (formulário de coordenadas de pressão)

$$P = -\rho gz$$

$$\frac{\partial P}{\partial z} = -\rho g$$

$$\partial P = -\rho g \partial z$$

$$\frac{\partial gz}{\partial P} = -\rho$$

$$\frac{\partial \Phi}{\partial P} = -\frac{RT}{P}$$

$$P = \rho RT \qquad \qquad \rho = \frac{RT}{P}$$

$$\Phi = gz$$

Potencial gravitacional por unidade de massa (Trabalho em Jaule para elevar 1kg de uma altura z a z+dz)

$$T = -\frac{P}{R} \frac{\partial \Phi}{\partial P}$$



### **Exercicio**

$$\left(\frac{\partial}{\partial t} + \overrightarrow{V_g} \cdot \nabla\right) T - \frac{\sigma P}{R} \omega = \frac{J}{C_p}$$

1) Quando elimina-se o termo de aquecimento diabático na equação quase geostrófica da termodinâmica :  $\frac{J}{c_p}$ :, devido a radiação e liberação de calor latente. Trabalha-se com que tipo de processo termodinâmico? Explique usando a 1 lei da termodinâmica.

R:

2) Qual a importância deste processo termodinâmico na região tropical e latitudes médias?

R: