

A TÉCNICA DE RÁDIO OCULTAÇÃO DE GPS NO ESTUDO DA ATIVIDADE DE ONDAS DE GRAVIDADE NA ESTRATOSFERA

**Cristiano Max Wrasse¹, Hisao Takahashi², Joaquim Fechine³
⁴Jens Wicker, ⁵Clezio M. Denardini**

¹²³⁵Instituto Nacional de Pesquisas Espaciais (INPE) /

Divisão de Aeronômica, São José dos Campos, Brasil, CEP 12.245-970

¹cmw@laser.inpe.br; ²hisaotak@laser.inpe.br; ³joaquim@laser.inpe.br; ⁵denardin@dae.inpe.br

⁴GeoForschungsZentrum (GFZ), Dept. Geodesy and Remote Sensing, Telegrafenberg D-14473
Potsdam - Alemanha

⁴jens.wickert@gfz-potsdam.de

Resumo- O Sistema de Posicionamento Global (GPS) começou a ser explorado através da técnica de rádio ocultação de sinal de GPS, a fim de se obter perfis de temperatura, índice de refração, pressão e vapor d'água na atmosfera neutra, região abaixo de 35 km de altura. Neste contexto os perfis de temperatura obtidos através desta técnica utilizando o satélite CHAMP foram empregados para determinar a atividade de ondas de gravidade na estratosfera sobre a América do Sul. O presente trabalho apresenta a teoria sobre a densidade de energia das ondas de gravidade, a metodologia de cálculo da energia potencial associada às ondas de gravidade, bem como os resultados da atividade de ondas de gravidade obtidos a partir dos dados do satélite CHAMP sobre a América do Sul.

Palavras-chave: Ondas de Gravidade, Rádio Ocultação, GPS, Estratosfera, Temperatura

Área do Conhecimento: Ciências Exatas e da Terra

Introdução

Sabe-se que as ondas de gravidade exercem a maior influência em larga escala na circulação e na estrutura da atmosfera. As ondas de gravidade são consideradas as responsáveis por muitas das variações espaciais (da ordem de alguns quilômetros a dezenas de quilômetros) e temporais (de ~5 min à várias horas) em muitas das variáveis atmosféricas acima da tropopausa. As fontes de geração destas ondas de gravidade incluem fenômenos meteorológicos como as frentes frias, os sistemas convectivos, vento soprando sobre montanhas entre outros. A maioria destas fontes de geração encontra-se na troposfera (FRITTS e NASTROM, 1992). Nos trópicos, a geração das ondas de gravidade está associada à convecção, gerando grandes nuvens do tipo cumulus nimbus.

As ondas de gravidade também são responsáveis pelo transporte de energia e momentum entre a baixa e a média atmosfera sendo uma das responsáveis pelo acoplamento dinâmico entre as camadas da atmosfera. Durante as últimas décadas, radares de VHF (Very High Frequency), de Laser, entre outros instrumentos, tem sido utilizados para caracterizar as ondas de gravidade. Apesar destes instrumentos apresentam boa resolução temporal e espacial a rede destes equipamentos de solo encontram-se muito dispersa para se ter uma cobertura global. Desta forma, observações realizadas por satélites são capazes de produzir uma grande cobertura global

(WU e WATERS, 1996), porém não apresentam uma boa resolução espacial. Entretanto, estas medidas podem fornecer uma quantitativa distribuição da atividade das ondas de gravidade. Recentemente, Tsuda et al. (2000) utilizou dados do satélite GPS-MET para realizar uma análise global da atividade de ondas de gravidade na estratosfera. Assim, no presente trabalho serão apresentados, a teoria, a metodologia e alguns resultados da atividade de onda de gravidade obtidos a partir dos dados do satélite CHAMP sobre a América Latina.

Teoria do Cálculo da Densidade de Energia das Ondas de Gravidade

Flutuações de mesoescala observadas na velocidade do vento e na temperatura aparecem como uma superposição de várias ondas de gravidade com diferentes escalas espacial e temporal. Desta forma, o comportamento das ondas de gravidade é muitas vezes melhor interpretado em termos do espectro como uma função da frequência da onda w e dos números de onda vertical e horizontal m e k . VanZandt (1982) investigou o espectro das ondas de gravidade observadas na troposfera e na média atmosfera e encontrou uma universalidade do espectro em relação às estações do ano, altitude e condições geográficas. Em particular, a frequência e o número de onda horizontal do espectro das

ondas de gravidade variam, $\omega^{-5/3}$ e $k^{-5/3}$, respectivamente.

Utilizando perfis da velocidade do vento e da temperatura observados por radares e por radiossondas Fritts e VanZandt (1993) descrevem a energia do espectro para as perturbações na velocidade do vento e na temperatura causadas pelas ondas de gravidade, como um produto de funções separadas em ω , m e ϕ dada pela seguinte expressão:

$$E(\mu, \omega, \phi) = E_0 A(\mu) B(\omega) \Phi(\phi) \quad (1)$$

Com,

$$A(\mu) = \frac{A_0 \mu^s}{(1 + \mu^{s+1})} \quad (2)$$

$$B(\omega) = B_0 \omega^{-p} \quad (3)$$

Onde, $\mu = m/m_*$ e $m = 2\pi/\lambda_z$. λ_z e m_* são respectivamente, o comprimento de onda vertical e o número de onda característico e f é o ângulo azimutal indicando a direção de propagação da onda. O parâmetro E_0 representa a energia total das ondas de gravidade por unidade de massa, enquanto A_0 e B_0 são os parâmetros normalizados para o número de onda vertical e para o espectro de frequência, $A(\mu)$ e $B(\omega)$. A função $\Phi(\phi)$ representa a anisotropia na direção de propagação das ondas de gravidade.

A densidade de energia E_0 , que pode ser utilizada para medir a atividade de ondas de gravidade, é definida por (Allen and Vincent, 1995; Tsuda et al., 2000):

$$E_0 = E_k + E_p = \frac{1}{2} \left[\overline{u'^2} + \overline{v'^2} + \overline{w'^2} + \left(\frac{g}{N} \right)^2 \left(\frac{\overline{T'}}{\overline{T}} \right)^2 \right] \quad (4)$$

Onde E_k e E_p representam as energias cinética e potencial por unidade de massa, respectivamente. Estas energias podem ser reescritas da seguinte forma:

$$E_k = \frac{1}{2} \left[\overline{u'^2} + \overline{v'^2} + \overline{w'^2} \right] \quad (5)$$

$$E_p = \frac{1}{2} \left[\left(\frac{g}{N} \right)^2 \left(\frac{\overline{T'}}{\overline{T}} \right)^2 \right] \quad (6)$$

$$N^2 = \frac{g}{T} \left(\frac{dT}{dz} + \frac{g}{C_p} \right) \quad (7)$$

Os termos u' , v' e w' representam as componentes perturbadas da velocidade do vento, nas direções zonal, meridional e vertical, respectivamente; g é a aceleração devido a gravidade; N é a frequência de Brunt-Väisälä; \overline{T} e T' são as componentes média e perturbada da temperatura; C_p é o calor específico à pressão constante do ar seco. De acordo com a teoria linear das ondas e gravidade, a razão entre a energia cinética e potencial torna-se constante, portanto é possível estimar E_0 apenas a partir das observações da temperatura (TSUDA et al., 2000). Desta forma, o cálculo da energia potencial depende principalmente da estimativa da flutuação da temperatura causada pelas ondas de gravidade.

Metodologia para Determinar a Atividade de Ondas de Gravidade

Para o cálculo da energia potencial, E_p , é necessário conhecer, além do perfil de temperatura, o perfil da flutuação da temperatura, a variância da flutuação e a frequência de Brunt-Väisälä.

O perfil da temperatura atmosférica, $T(z)$, pode ser considerado como sendo formado pela temperatura básica, $\overline{T(z)}$, e pela componente da flutuação, $T'(z)$. A flutuação da temperatura é então obtida aplicando-se um filtro passa-alta com uma frequência de corte de 10 km. Procedimentos semelhantes foram realizados nas análises de perfis dos parâmetros atmosféricos obtidos por foguetes (e.g. ECKERMANN et al., 1994). A frequência de Brunt-Väisälä ao quadrado, N^2 , também pode ser determinada através da diferenciação do perfil de temperatura em relação a três alturas adjacentes.

A variância da flutuação da temperatura, $\overline{T'^2(z)}$, é determinada através da seguinte relação:

$$\overline{T'^2(z)} = \frac{1}{z^{\max} - z^{\min}} \int_{z^{\min}}^{z^{\max}} T'^2 dz \quad (8)$$

Onde, z^{\max} e z^{\min} representam o topo e a base da região onde é realizado o cálculo da energia potencial.

A Figura 1-A apresenta um exemplo de um perfil de temperatura obtido pelo satélite GPS-CHAMP na região nordeste do Brasil (4,06°S, 34,36°O) no dia 17/08/2004 em torno das 13:26 UT. Note que o perfil de temperatura foi filtrado com um filtro passa-baixa para a remoção do ruído. Na Figura 1-B é apresentada a flutuação da temperatura determinada através da filtragem do perfil de temperatura com um filtro-passa alta (com uma frequência de corte de 10 km). A Figura 1-C apresenta o perfil da frequência de Brunt-Väisälä, N^2 , ao quadrado, obtido a partir do perfil de temperatura (Figura 1-A). Como é de se

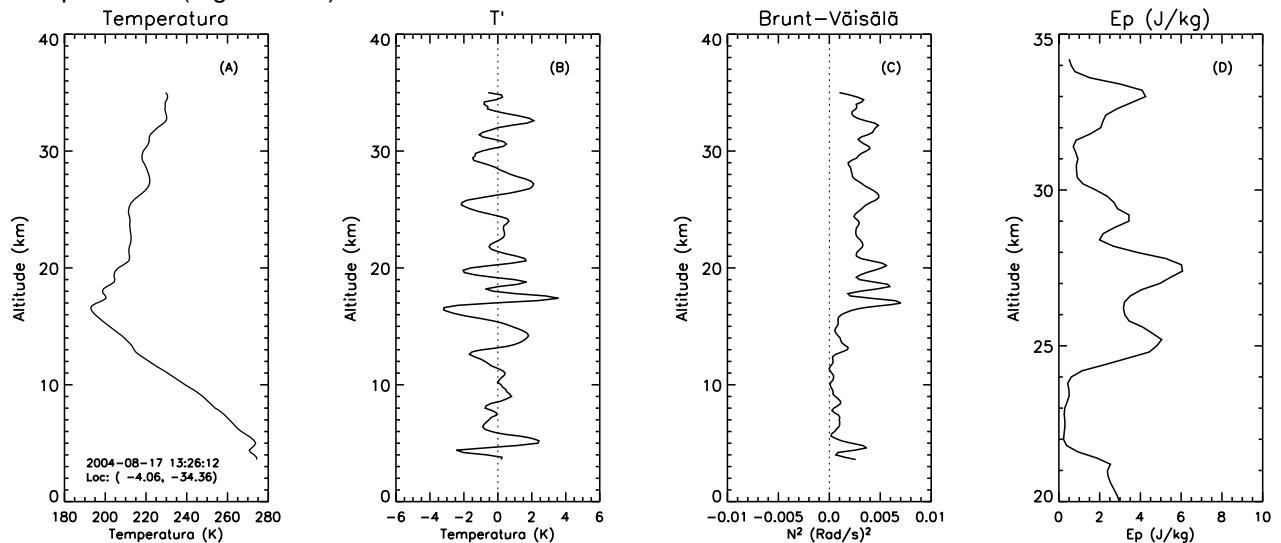


Figura 1 – (A) Perfil vertical de temperatura observado no dia 17/08/2004 na região nordeste do Brasil (4,06°S;34,36°O) em torno das 13:26 UT. (B) Perturbação da temperatura. (C) Frequência de Brunt-Väisälä ao quadrado e (D) perfil de energia potencial E_p .

Resultados e Discussões

Utilizando a metodologia descrita na seção anterior é possível calcular a distribuição da Energia Potencial (E_p) para qualquer região de interesse. Devido à órbita polar realizada pelo satélite GPS-CHAMP os perfis de temperatura são obtidos globalmente.

A Figura 2-A apresenta o mapa de rádio ocultações ocorridas na América do Sul durante o outono de 2004 (entre fevereiro e maio de 2004). Cada ponto do mapa representa um perfil de temperatura obtido através da técnica de rádio ocultação. A Figura 2-B apresenta a distribuição da energia potencial, calculada para este período. Nota-se que as regiões com cores em verde e amarelo apresentam maiores valores de energia potencial e, por consequência, uma maior atividade de ondas de gravidade entre 20 e 30 km de altura. Observa-se também que a região de maior atividade de ondas de gravidade está distribuída $\pm 10^\circ$ em torno do equador. Outras

esperar, o valor de N^2 é pequeno na troposfera e apresenta um aumento abrupto na altura da tropopausa, enquanto que valores maiores são observados na região da estratosfera (~ 17 a 35 km de altura). Na Figura 1-D é apresentado um perfil da energia potencial, E_p , entre 20 e 35 km de altitude. Observa-se que os valores de E_p apresentam os maiores valores entre 25 e 30 km, variando entre ~2 e 6 J/kg.

regiões isoladas com maior energia potencial podem ser notadas

A Figura 2-C apresenta a distribuição da temperatura na tropopausa. Observa-se que as menores temperaturas em torno de 180 a 190 K na altura da tropopausa concentram-se em torno de $\pm 20^\circ$ em torno do equador. Nota-se um aumentando desta temperatura, em torno de 200 a 230 K, para latitudes maiores de 30° S.

Por outro lado, a Figura 2-D apresenta a distribuição da altura da tropopausa para esta região. Observa-se que a altura maior da tropopausa está localizada em torno de $\pm 30^\circ$ em torno do equador, variando entre 14 e 19 km de altura. Nesta região nota-se que a temperatura é menor (Figura 2-C). Acima de 30° S, observa-se que a altura da tropopausa varia entre 8 e 14 km de altura. Nesta mesma região observam-se temperaturas maiores para a região da tropopausa.

Os resultados da temperatura e da altura da tropopausa estão de acordo com as observações realizada por rádio sondagens que mostram uma

altura da tropopausa maior no equador e menor à medida que se aproxima dos pólos. O inverso ocorre com a temperatura na altura da tropopausa, onde ocorre uma menor temperatura em torno do equador e maiores temperaturas próximas aos pólos.

Conclusão

A partir dos perfis de temperatura obtidos pelo satélite GPS-CHAMP foi possível determinar a atividade de ondas de gravidade na região da estratosfera terrestre. Os resultados apresentados mostram que esta é uma técnica muito útil para o monitoramento global da atividade de ondas que gravidade na baixa atmosfera.

Agradecimentos

C.M. Wrasse agradece ao apoio da Fapesp através do projeto número 05/50482-5.

Referências

- ALLEN, S. J.;VINCENT, R. A. Gravity-Wave Activity in the Lower Atmosphere - Seasonal and Latitudinal Variations. *Journal of Geophysical Research-Atmospheres*, v.100, n.D1, p. 1327-1350, JAN 20 1995.
- ECKERMANN, S.D.; HIROTA, I.; HOCKING, W. K.; Gravity wave and equatorial wave morphology of the stratosphere derived from long-term rocket sounding. *Q. J. R. Meteorol. Soc.*, 121, 149-186,1994.
- FRITTS, D. C.; NASTROM, G. D. Sources of Mesoscale Variability of Gravity-Waves .2. Frontal, Convective, and Jet-Stream Excitation. *Journal of the Atmospheric Sciences*, v.49, n.2, p. 111-127, JAN 15 1992.
- FRITTS, D. C.;VANZANDT, T. E. Effects of Doppler Shifting on the Frequency-Spectra of Atmospheric Gravity-Waves. *Journal of Geophysical Research-Atmospheres*, v.92, n.D8, p. 9723-9732, AUG 20 1987.
- TSUDA, T.;NISHIDA, M.;ROCKEN, C.;WARE, R. H. A global morphology of gravity wave activity in the stratosphere revealed by the GPS occultation data (GPS/MET). *Journal of Geophysical Research-Atmospheres*, v.105, n.D6, p. 7257-7273, MAR 27 2000.
- VANZANDT, T. E. A Universal Spectrum of Buoyancy Waves in the Atmosphere. *Geophysical Research Letters*, v.9, n.5, p. 575-578, 1982.

WU, D. L.;WATERS, J. W. Satellite observations of atmospheric variances: A possible indication of gravity waves. *Geophys. Res. Lett.*, v.23, n.24, p. 3631-3634, 1996

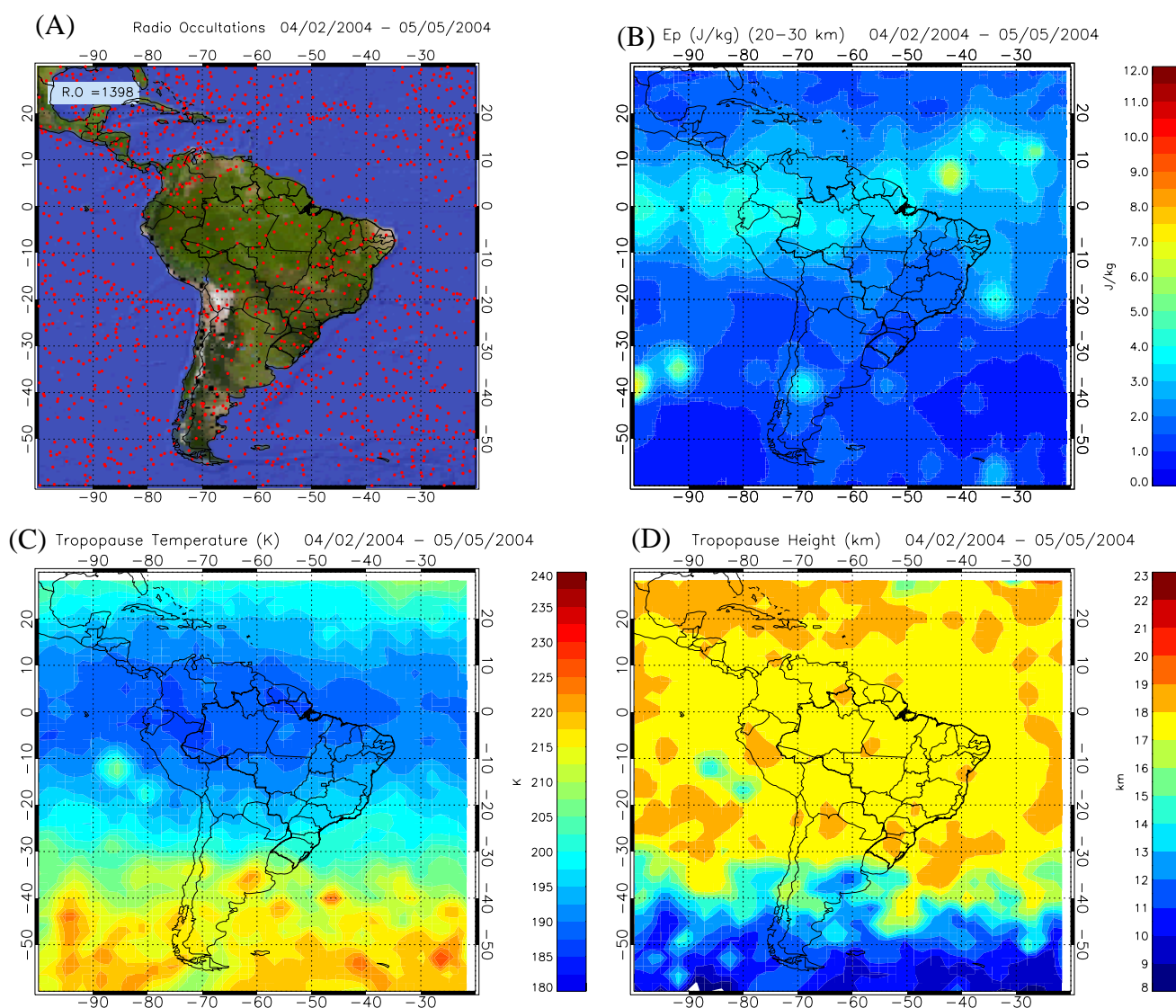


Figura 2 – (A) Número de rádio ocultações ocorridas durante o outono de 2004. (B) Energia potencial entre 20 e 30 km de altura. (C) Temperatura na Tropopausa. (D) Altura da Tropopausa.