



Universidade de São Paulo

Instituto de Astronomia, Geofísica e Ciências Atmosféricas

DETERMINAÇÃO DE UMA RELAÇÃO PRELIMINAR DE ATENUAÇÃO SÍSMICA PARA A PROVÍNCIA BORBOREMA (NORDESTE DO BRASIL)

Aluno: Danilo de Oliveira Domingos Orientador: Prof. Dr. Jesus Berrocal

05/07/2010

Estrutura da apresentação

> Objetivos Introdução Rede Sismográfica > Aspectos Tectônicos Conceito de Atenuação Metodologia Resultados Discussão Conclusão



QUAL É A UTILIDADE DE UMA RELAÇÃO DE ATENUAÇÃO?

Relações de atenuação tem um uso importante na análise de risco sísmico.

DE QUE FORMA É UTILIZADA?

São utilizadas com o intuito de prever, com base na curva de atenuação, qual será a aceleração (ou velocidade) máxima que o solo será submetido na passagem das ondas de um terremoto.

- A distribuição espacial de eventos no mundo é bem conhecida;
- Os eventos do interior do Brasil têm sua importância;
- Possibilitam estudos de comportamento de antigas falhas, risco sísmico, perigo sísmico, distribuição espacial e temporal de eventos, atenuação sísmica.

Etapa preliminar da RSB

A Rede Sismográfica Borborema



Estação	Localização	Início de operação	
AGBR	Agrestina - PE	13/05/2007	
OCBR	Ocara — CE	02/07/2007	
SLBR	Solânea - PB	11/07/2007	
PABR	Parelhas - RN	-	
SBBR	Sobral - CE	23/05/2007	
PFBR	Pau dos Ferros - RN	26/08/2007	

Sismógrafos utilizados e características

Equipamentos:

- Sismometro KS-2000;
- Registrador SMART-24R;

Fabricados pela empresa Geotech instruments, com as seguintes características:



O sismometro trabalha no intervalo de 120 s até 50 Hz de frequência. O registrador trabalha com 50 amostras por segundo.

Aspectos tectônicos da P. Borborema



Conceito de atenuação



Estrutura da apresentação

- > Objetivos
- > Introdução
 - Rede Sismográfica
 - > Aspectos Tectônicos
 - > Conceito de Atenuação
- Metodologia
- Resultados
- Discussão
- Conclusão

Metodologia – Visão Geral



Região de Estudo



Cerca de 3330 km por 2800 km
Eventos encontrados:
Neic
BSB
Hora a hora

Area de estudos Inicial. Eventos retirados do *National Earthquake Information Center* (NEIC) e BSB.

Regiac

Modelo

Variáveis

Ajuste

Relação

Uma função de atenuação é uma equação matemática que relaciona as vibrações sensíveis a que o solo é submetido com parâmetros relacionados aos terremotos, e tem a seguinte forma geral:

$$\log Y = C_1 + C_2 M - C_3 \log R - C_4 R + \varepsilon$$

Exemplos:

ln Y = 2,07 + 1,2 (M-6) + 1,28 log R – 0,05 max[ln (R/100),0] – 0,0018R + ε_{e} + ε_{a}

 $\log Y = -2.7809 + 0.5344M_W - \log (R + 0.0183 \times 10^{0.4537M_W}) - 0.0015 R$

ln Y = $C_1 ln (R + C_2) + C_3 R + C_4 M + C_5 + \varepsilon$

 \log_{10} (Y) = -2,08 \log_{10} R - 0,0431 M² + 1,21 M - 2,96

Exemplo gráfico:

Modelo

Variáveis

viuste

Relação



Região intra-continental, utilizando escala Lg de magnitude (TORO et al., 1997)



Região intra-continental, utilizando escala de momento de magnitude (TORO et al., 1997)

Regiá

Relação

Relação de atenuação apresentada por Toro et al.(1997):

 $\ln Y = C_1 + C_2(M-6) + C_3(M-6)^2 - C_4 \log R - (C_5 - C_4) \max[\ln(R/100), 0] - C_4 \log R - (C_5 - C_$

 $C_6R + \varepsilon_a + \varepsilon_e$

Onde:

- Y Peak Ground Acceleration (PGA)
- M Magnitude
- R Distância Hipocentral
- *ea Incerteza Aleatória*
- *ε*_e Incerteza Epistêmica
- C₁ até C₆ Parâmetros que dependem do ajuste empírico da equação

 $\ln \mathbf{Y} = C_1 + C_2(M-6) + C_3(M-6)^2 - C_4 \log R - (C_5 - C_4) \max[\ln(R/100), 0] - C_4 \log R - (C_5 C_6R + \varepsilon_a + \varepsilon_e$

Esta relação baseia-se em um *modelo* estocástico de excitação da fonte, de efeitos da trajetória que considera uma onda de raios múltiplos e de camadas horizontais da crosta.

Alguns parâmetros levados em consideração:

- Profundidade focal;
- Estrutura de velocidade crustal;
- > Atenuação inelástica crustal.
- * O intervalo de distâncias hipocentrais do modelo é de 1 até 500 km.

Peak Ground Acceleration, PGA:

 $\ln \mathbf{Y} = \mathbf{C}_1 + \mathbf{C}_2(\text{ M-6}) + \mathbf{C}_3(\text{ M-6})^2 - \mathbf{C}_4 \log \mathbf{R} - (\mathbf{C}_5 - \mathbf{C}_4) \max[\ln(\mathbf{R}/100), 0] - \mathbf{C}_6 \mathbf{R} + \varepsilon_a + \varepsilon_e$

É a forma de quantificar o movimento máximo que o solo sofreu no momento da passagem das ondas sísmicas.

Esta quantificação poderia ser feita também em velocidade ou deslocamento

É representado em unidades de g (cm/seg/seg).

Peak Ground Acceleration, PGA:

 $\ln \mathbf{Y} = C_1 + C_2(M-6) + C_3(M-6)^2 - C_4 \log R - (C_5 - C_4) \max[\ln(R/100), 0] - C_6 R + \varepsilon_a + \varepsilon_e$



Exemplo de funcionamento do programa SAC (Seismic Analisys Code)

Magnitude:

$$\ln \mathbf{Y} = C_1 + C_2(\mathbf{M}-6) + C_3(\mathbf{M}-6)^2 - C_4 \log \mathbf{R} - (C_5 - C_4) \max[\ln(\mathbf{R}/100), 0] - C_6 \mathbf{R} + \varepsilon_a + \varepsilon_e$$

A escala de magnitudes utilizada neste trabalho foi a escala regional de magnitudes (ASSUMPÇÃO, 1983):

 $m_R = \log V + 2,3 \log D - 2,28$

Onde:

 m_R : magnitude com dados regionais para o Brasil, correspondente a m_b ; V: $2\pi A/T$;

A: amplitude máxima do movimento real do solo em micrômetros (µm);

T: período em segundos, correspondente a A;

D: distância epicentral em quilômetros (200 < D < 1500 km);

Relação

Modelo

Distância Hipocentral:

Modelo

Variáveis

Aiuste

Relação

 $\ln \mathbf{Y} = C_1 + C_2(\mathbf{M} - 6) + C_3(\mathbf{M} - 6)^2 - C_4 \log \mathbf{R} - (C_5 - C_4) \max[\ln(\mathbf{R}/100), 0] - C_6 \mathbf{R} + \varepsilon_a + \varepsilon_e$

$$t_{s} - t_{p} = \Delta \frac{\left(V_{p} - V_{s}\right)}{\left(V_{p} V_{s}\right)}$$



Exemplo de funcionamento do programa WAP (Wave Analisys Program)

Distância Hipocentral:

Modelo

Variáveis

Relação

 $\ln \mathbf{Y} = \mathbf{C}_{1} + \mathbf{C}_{2}(\mathbf{M}-6) + \mathbf{C}_{3}(\mathbf{M}-6)^{2} - \mathbf{C}_{4}\log \mathbf{R} - (\mathbf{C}_{5} - \mathbf{C}_{4})\max[\ln(\mathbf{R}/100), 0] - \mathbf{C}_{6}\mathbf{R} + \varepsilon_{a} + \varepsilon_{e}$





Distribuição de Magnitude por distância epicentral (Este trabalho).

Distribuição de Magnitude por distância epicentral (Youngs et al., 1997).

Modelo

ariáveis

Relação

Incertezas, epistêmica e aleatória:

$$\ln \mathbf{Y} = \mathbf{C}_{1} + \mathbf{C}_{2}(\mathbf{M}-6) + \mathbf{C}_{3}(\mathbf{M}-6)^{2} - \mathbf{C}_{4}\log \mathbf{R} - (\mathbf{C}_{5} - \mathbf{C}_{4})\max[\ln(\mathbf{R}/100), 0] - C_{6}\mathbf{R} + \varepsilon_{a} + \varepsilon_{e}$$

Incerteza epistêmica (e_e**)**: Incerteza que é devida ao conhecimento e dados incompletos a respeito da física envolvida na ocorrência do terremoto. Quantifica a distribuição log-normal de PGA.

Incerteza aleatória (E_a**)**: Incerteza inerente a natureza imprevisível de futuros eventos. Quantifica também a incerteza na obtenção das medidas empíricas.

Modelo

Variáveis

Ajuste

Relação

Incertezas, epistêmica e aleatória:

$$\ln \mathbf{Y} = \mathbf{C}_{1} + \mathbf{C}_{2}(\mathbf{M}-6) + \mathbf{C}_{3}(\mathbf{M}-6)^{2} - \mathbf{C}_{4}\log \mathbf{R} - (\mathbf{C}_{5} - \mathbf{C}_{4})\max[\ln(\mathbf{R}/100), 0] - C_{6}\mathbf{R} + \varepsilon_{a} + \varepsilon_{e}$$

 $\sigma_{e}(M) = 0.34 + 0.07 (M-6)$

 $\sigma_{a}(M,R) = (\sigma_{a}(M)^{2} + \sigma_{a}(R)^{2})^{0.5}$

Valores da Incerteza Aleatória dependente da Magnitude			Valores da Incerteza Aleatória dependente da Distância			
M	5	6	7,5	D	< 5 km	> 20 km
σ	0,58	0,58	0,44	σ	0,54	0,20

Modelo

/ariáveis

Relação

Incertezas, epistêmica e aleatória:

 $\ln \mathbf{Y} = \mathbf{C}_{1} + \mathbf{C}_{2}(\mathbf{M}-6) + \mathbf{C}_{3}(\mathbf{M}-6)^{2} - \mathbf{C}_{4}\log \mathbf{R} - (\mathbf{C}_{5} - \mathbf{C}_{4})\max[\ln(\mathbf{R}/100), 0] - \mathbf{C}_{6}\mathbf{R} + \mathbf{\varepsilon}_{a} + \mathbf{\varepsilon}_{e}$



Exemplos gráficos das curvas com as devidas incertezas (TORO et al., 1997)

Observações sobre o modelo:

Modelo

Variáveis

Relação

 $\ln \mathbf{Y} = C_1 + C_2(M-6) + C_3(M-6)^2 - C_4 \log \mathbf{R} - (C_5 - C_4) \max[\ln(\mathbf{R}/100), 0] - C_6 \mathbf{R} + \varepsilon_a + \varepsilon_e$

O intervalo de distância hipocentral do modelo é de 1 até 500 km;

Toro et al. (1997) fornece os valores númericos das constantes:

 $C_1 = 2,07$ $C_2 = 1,2$ $C_3 = 0,00000$ $C_4 = 1,28$ $C_5 = 1,23$ $C_6 = 0,0018$

As relações de atenuação podem ser divididas por região, se necessário

É um modelo que se aproxima das condições tectônicas da região NW Da Província Borborema

Nova região de estudo



Qual é, então, a região definitiva de estudo?

Intervalos funcionais



ENTÃO, O QUE É ESPERADO?

Pontos de aceleração exibidos graficamente seguidos do ajuste da curva a estes pontos.

(TORO et al., 1997)



orelo

Base de dados

➢ 100 eventos

Variando de 1,77 mb até 4,56 mb

> Originados, em sua maioria, na fonte sismogênica de Sobral

Estrutura da apresentação

- > Objetivos
- > Introdução
 - Rede Sismográfica
 - Aspectos Tectônicos
 - > Conceito de Atenuação
- Metodologia
- Resultados
- Discussão
- Conclusão

Ajuste

Relação





Distribuição de magnitude por distância epicentral.

1	<u>9</u>	
	ē	
•	ŝ	
	E	
1	\$	
1		

Determinação dos PGA's dos eventos

Nº Agrupamento	Intervalo Magnitudes	Nº Dados	Intervalo Distância (km)	Intervalo PGA (cm/seg/seg)
1	4,08~4,50	11	266,63~744,86	1,10x10 ⁻⁰⁶ ~8,84x10 ⁻⁰⁵
2	3,71~3,86	10	267,73~745,57	7,76x10 ⁻⁰⁶ ~1,25x10 ⁻⁰⁴
3	3,22~3,55	11	267,51~745,30	1,75x10 ⁻⁰⁶ ~1,89x10 ⁻⁰⁵
4	3,01~3,13	9	266,45~381,51	1,60x10 ⁻⁰⁶ ~6,67x10 ⁻⁰⁶
5	2,70~2,99	13	266,57~381,53	4,04x10 ⁻⁰⁷ ~2,61x10 ⁻⁰⁶
6	2,48~2,69	16	266,82~281,21	3,34x10 ⁻⁰⁷ ~1,56x10 ⁻⁰⁶
7	2,31~2,46	14	266,29~381,62	2,19x10 ⁻⁰⁷ ~7,92x10 ⁻⁰⁷
8	1,90~2,29	12	266,54~381,53	1,11x10 ⁻⁰⁷ ~8,65x10 ⁻⁰⁷
8	1,90~4,13	96	266,29~745,57	1,11x10 ⁻⁰⁷ ~1,25x10 ⁻⁰⁴



Variação do PGA com a magnitude



Variação do PGA com a magnitude.

Ajuste

Relação

Lembrando: $\ln \mathbf{Y} = C_1 + C_2(M-6) + C_3(M-6)^2 - C_4 \log R - (C_5 - C_4) \max[\ln(R/100), 0] - C_6 R + \varepsilon_8 + \varepsilon_8$



 $C_{1} = 1,82769$ $C_{2} = 2,05647$ $C_{3} = 0,00000$ $C_{4} = 1,33367$ $C_{5} = 0,85952$ $C_{6} = 0,00208$

 $C_1 = 2,07$ $C_2 = 1,2$ $C_3 = 0,00000$ $C_4 = 1,28$ $C_5 = 1,23$ $C_6 = 0,0018$

Resultado da regressão não-linear

Lembrando: $\ln \mathbf{Y} = C_1 + C_2(M-6) + C_3(M-6)^2 - C_4 \log R - (C_5 - C_4) \max[\ln(R/100), 0] - C_6 R + \varepsilon_8 + \varepsilon_8$

Relação preliminar obtida:

 $\begin{aligned} &\ln \textbf{Y} = 1,82769 + 2,05647(\text{ M-6}) - 1,33367 \log R \\ &- (0,85952 - 1,33367) \left[\ln(\text{R}/100) \right] \\ &- C_6 \text{R} + \varepsilon_a + \varepsilon_e \end{aligned}$

arláveis

Aluste

Relação



Curvas para avaliação da relaçao obtida:

(a)
$$M = 2,32$$

(b) M = 2,68

(c) M = 3,22

(d) M = 3,97

Comparação com curvas sugeridas por Toro et al. (1997)



Em vermelho: Toro et al. (1997); Em preto: este trabalho

O objetivo de adequar a relação de atenuação proposta por Toro et al. (1997) realizado com sucesso;

Maior confiança da relação preliminar de atenuação obtida para eventos de magnitude maior que 3,5 mR;

- Intervalo de Toro et al. (1997) de 5,0 até 8,0 de magnitude Lg.
- Intervalo deste trabalho de 1,7 até 4,5 mR.
- Evento 100, possivel divisão de dados e curvas;

O número de estações da RSB é um fator limitante na determinação da relação;

Uma das contribuições deste trabalho é a metodologia utilizada, que poderá ser utilizada por outros autores;

Futuros trabalhos sugeridos:

- Desenvolvimento de um modelo para a região
- Determinação de uma relação mais completa, com mais estações
- Análise espectral do Peak Ground Acceleration

A todos os professores doutores membros da banca de avaliação;

Ao Orientador Prof. Dr. Jesus Berrocal;

Aos funcionários da empresa Berrocal&Associados;

À CNPq pela bolsa RHAE concedida;

Aos amigos do Instituto de Astronomia, Geofísica e Ciências Atmosféricas;

À minha família.

ASSUMPÇÃO, M. A regional magnitude scale for Brazil. **Bulletin of Seismological Society of America**, Estados Unidos, v. 73, n. 1, p. 237-246, 1983.

BIZZI, L. A.; SCHOBBENHAUS, C.; GONÇALVES, J. H.; VIDOTTI, R. M.; GONÇALVES, J. H. Geologia, Tectônica e Recursos Minerais do Brasil: Texto, Mapas & SIG. **CPRM – Serviço Geológico do Brasil**, p. 264-274, 2003.

BRITO NEVES, B. B.; SANTOS, E. J.; VAN SCHMUS, W. R. Tectonic history of the Borborema Province, northeastern Brazil. In Cordani, U.G., Milani, E.J., Thomaz Filho, A., Campos, D.A. Tectonic Evolution of South America. INTERNATIONAL GEOLOGICAL CONGRESS, 31., 2000, Rio de Janeiro. p. 151-182.

LIU, K; TSAI, Y. Attenuation Relationships of Peak Ground Acceleration and velocity for Crustal Earthquakes in Taiwan. **Bulletin of the Seismological Society of America**, v. 95, n. 3, p. 1045–1058, 2005.

PÉTURSSON, G. G.; VOGFJÖRð, K. S. Attenuation relations for near- and farfield peak ground motion (PGV, PGA) and new magnitude estimates for large earthquakes in SW-Iceland. Icelandic Metereological Office, 2009.

TORO, G.R.; ABRAHAMSON, N. A.; SCHNEIDER, J.F. A Model of Strong Ground Motions from Earthquakes in Central and Eastern North America: Best Estimates and Uncertainties. **Seismological Research Letters**, v. 68, n. 1, p. 41-57, 1997.

ULUTAS, E; OZER, M. F. Empirical attenuation relationship of peak ground acceleration for Eastern Marmara region in Turkey. **The Arabian Journal for Science and Engineering**, v. 35, n. 1A, p. 187-203, 2010.

YOUNGS, R. R.; SILVA, W. J.; HUMPHREY, J. R. Strong ground motion attenuation relationships for subduction zone earthquakes. **Seismological Research Letters**, v. 68, n. 1, p. 58-73, 1997.

OBRIGADO PELA ATENÇÃO!!

ORDEM





M = 4,0
M = 3,5
M = 3,0



Algorítimo de regressão SEM normalização de magnitudes.

Algorítimo de regressão COM normalização de magnitudes.









Representação hipotética da relação das incertezas com os valores de PGA