補足説明資料④-34 御前崎海脚西部の断層帯による地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の アスペリティの妥当性確認

<補足説明資料④-34 御前崎海脚西部の断層帯による地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)のアスペリティの妥当性確認> 設定方針及び震源断層パラメータ



<補足説明資料④-34御前崎海脚西部の断層帯による地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)のアスペリティの妥当性確認> 等価震源距離及び地震動の顕著な増幅を考慮するアスペリティの小断層の範囲の比較

○「御前崎海脚西部の断層帯による地震」の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)は、アスペリティ上端深さを地震発 生層上端深さである5kmとして設定している。これに対し、アスペリティの深さを変更したケース①、②を設定して比較し、基本震 源モデルは、等価震源距離Xeqが最も短く、地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の範囲が最も大きくなることを確認した。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

・下線(____)は、一部修正箇所を示す。 523

第882回

資料1-1 p.37一部修正

<補足説明資料④-35御前崎海脚西部の断層帯による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)に関する検討>

検討概要

○第802回及び第841回審査会合コメント(御前崎海脚西部の断層帯の断層傾斜角の不確かさを考慮した 震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない・地震動の顕著な増幅を考慮)について、アスペリティ面積 比が32%程度と少し大きいことから、念のため、強震動予測レシピにあるアスペリティ面積比22%及び平均応 力降下量3.1MPaで設定した震源モデルについて確認すること。)を踏まえ、当該方法で震源モデルを設定し、 採用している震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)との震源断層パラメータ及び統計的グリーン関数法 による地震動評価結果の比較を行った。

<震源断層を特定した地震の強震動予測手法(「レシピ」)(地震調査委員会(2017))抜粋>

- *円形破壊面を仮定せずアスペリティ面積比を22%、静的応力降下量を3.1MPaとする取扱い は、暫定的に、以下のいずれかの断層の地震を対象とする。
 - (i) 断層幅と平均すべり量とが飽和する目安となる $M_0 = 1.8 \times 10^{20}$ (N·m)を上回る断層。 (ii) $M_0 = 1.8 \times 10^{20}$ (N·m)を上回らない場合でも、アスペリティ面積比が大きくなった り背景領域の応力降下量が負になるなど、非現実的なパラメータ設定になり、円形クラ ックの式を用いてアスペリティの大きさを決めることが困難な断層等。

内陸地殻内地震単独での比較

(震源モデル)



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第882回 資料1-2 p.13再掲



内陸地殻内地震単独での比較

(震源断層パラメータ)

<断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の震源断層パラメータ(御前崎海脚西部の断層帯による地震) (アスペリティ面積比22%、平均応力降下量3.1MPaで設定) >

震源断層パラメータ		層パラメータ	設定方法	単位	設定値	震源断層パラメータ		設定方法	単位	設定値
震源 断層 原点 (北端)	北部	北緯(世界測地系)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	-	34.62800°	気象庁マグニチュード		$M_j = (\log(L_{0.1}+L_{0.2})+2.9)/0.6($ (松田(1975))	-	7.6
		東経(世界測地系)	同上	-	138.25486°			M _j =(logM ₀ -10.72)/1.17(武村(1990))	-	7.6
	南部	北緯(世界測地系)	同上	-	34.46467°	モーメントマ	" グニチュード	$M_{w} = (\log M_{0}-9.1)/1.5 (Kanamori(1977))$	-	7.0
		東経(世界測地系)	同上	-	138.20581°	剛性率		μ=ρβ ² (β:3.54km/s,ρ:2.76g/cm ³ (地下構造調査結果等に 基づく-次元地下構造モデルによる))	N/m ²	3.46E+10
主由		北部	地質調査結果による	-	194.1°NE	平均支	ナベリ量	$D=M_{0}/(\mu S)$	m	1.41
	正问	南部	同上	-	202.4°NE	平均応	力降下量	$\Delta\sigma$ (Fujii and Matsu'ura(2000))	MPa	3.10
		GL-6km以浅	同上	۰	60	短周期レベル		<i>A</i> =4π <i>r_aΔσ_aβ²(アスペリティ全体)(壇・他(2001))[※]</i>	Nm/s ²	1.74E+19
断層傾斜角		GL-6km~GL-8km	同上	٥	35	破壊伝播速度		<i>Vr=</i> 0.72 <i>β</i> (Geller(1976))	km/s	2.55
		GL-8km以深	不確かさの検討結果による	۰	25	f _{max}		中央防災会議(2004)による	Hz	6.0
	ずれの種類		地質調査結果による	-	逆断層		等価半径	$r_{a} = (S_{a}/\pi)^{0.5}$	km	7.84
	震源断層上端深さ		地震発生層の検討結果による	km	5.0		面積	S _a = 0.22S	km ²	193.21
雪冻城	断層下端深さ	北部	同上	km	14.3~16.4	アスペリティ全体	平均すべり量	$D_{a}=2D$	m	2.825
辰源西		南部	同上	km	12.5~14.3		地震モーメント	M _{0a} =µS _a D _a	Nm	1.89E+19
汗	断層長さ	北部	L ₀₋₁ :地質調査結果による	km	19.1		応力降下量	$\Delta \sigma_a = \Delta \sigma \times (S/S_a)$	MPa	14.09
/61		南部	L ₀₋₂ :同上	km	27.8	アスペリティ1	面積	S _{a1} =(2/3)×S _a	km ²	128.80
雪泥	源断層長さ	北部	L ₅₋₁ :地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの 関係による	km	18.9		地震モーメント	$M_{0a1} = M_{0a} \times S_{a1}^{1.5} / (S_{a1}^{1.5} + S_{a2}^{1.5})$	Nm	1.39E+19
ITE AN		南部	L ₅₋₂ :同上	km	27.6		平均すべり量	D _{a1} =M _{0a1} /(µS _{a1})	m	3.130
	š源断層幅	北部(GL-6km以浅)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	km	1.2		応力降下量	$\Delta\sigma_{a1} = \Delta\sigma_{a}$	MPa	14.09
		北部(GL-6km~GL-8km)	地質調査結果、断層傾斜角による	km	3.5		面積	S _{a2} =(1/3)×S _a	km ²	64.40
-		北部(GL-8km以深)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層下端深さとの関係 による	km	15.0~19.9	アスペリティ2	地震モーメント	$M_{0a2} = M_{0a} \times S_{a2}^{1.5} / (S_{a1}^{1.5} + S_{a2}^{1.5})$	Nm	4.93E+18
129.4		南部(GL-6km以浅)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	km	1.2		平均すべり量	$D_{a2}=M_{0a2}/(\mu S_{a2})$	m	2.214
		南部(GL-6km~GL-8km)	地質調査結果、断層傾斜角による	km	3.5		応力降下量	$\Delta\sigma_{a2} = \Delta\sigma_{a}$	MPa	14.09
		南部(GL-8km以深)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層下端深さとの関係 による	km	10.7~15.0		面積	$S_b = S - S_a$	km ²	685.00
重调	源断層面積	北部	S1:震源断層長さ及び震源断層幅による	km ²	403.69	背景領域	地震モーメント	$M_{0b}=M_{0}-M_{0a}$	Nm	2.40E+19
臣 更 小师		南部	S ₂ :同上	km ²	474.52		平均すべり量	$D_b = M_{0b} / (\mu S_b)$	m	1.014
震源断層面積		断層面積	S=S1+S2	km ²	878.21		実効応力	$\sigma_b = 0.2 \Delta \sigma_a$	MPa	2.82
等価半径		価半径	R=(S/π) ^{0.5}	km	16.72	※アスペリティ面積比及び平均応力降下量を固定しているため、壇・他(2001)による関係式 (A=4 π r _a $\Delta \sigma_a \beta^2$) により				
地震モーメント		モーメント	M ₀ ={S/(4.24×10 ⁻¹¹)} ^{2.0} /10 ⁷ (入倉·三宅(2001))	Nm	4.29E+19					

く を	<補足説明資料④-35 御前崎海脚西部の F考慮)に関する検討>)断層帯による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅	第882回
P	内陸地殻内地震単独て	での比較	具科1-2 p.15丹拘
	(震源断層パラメータの設	定フロー)	
<u> </u>	ーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーーー	角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)(アスペリティ面積比22%、平	² 均応力降下量
<u>3</u>	.1MPaで設定した場合)」の震源断層/	<u> パラメータの設定フロー</u>	
Γ	- 震源断層長さ・震源断層幅・層	電源断層面積の設定	
	震源断層長さ	:L(地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係による)	
	震源断層幅	:W(地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上下端深さとの関係による)	
	震源断層面積	: S (震源 断 増長 CL 及 U 震源 断 増幅 WI による)	
Г	地震モーメント・平均応力降下	「量・平均すべり量の設定」	
	地震モーメント	: M ₀ ={S/(4.24×10 ⁻¹¹)} ^{2.0} /10 ⁷ (入倉・三宅(2001))	
	平均応力降下量	: Δσ=3.1MPa(Fujii and Matsu'ura(2000))	
	平均すべり量	: D=M ₀ /(µS)、µは剛性率	
Г	アスペリティの面積・すべり量・地	也震モーメント・応力降下量の設定	
	アスペリティの面積	: S _a =0.22S (Somerville et al.(1999))	
	アスペリティのすべり量	: D _a =2D	
	アスペリティの地震モーメント	$M_{0a} = \mu S_a D_a$	
	アスペリティの応力降ト量	$\Delta \sigma_{a} = \Delta \sigma \times (S/S_{a})$	
Г	短周期レベルの確認		
	 短周期レベル	: A=4πr _a Δσ _a β ² 、r _a =(S _a /π) ^{0.5} 、βはS波速度	
Г	- 背景領域のパラメータの設定		
	而積		
	地震モーメント	$M_{\text{ob}} = M_{\text{o}} - M_{\text{o}}$	
	平均すべり量	$D_{\rm b}=M_{\rm 0b}/(\mu S_{\rm b})$	
	実効応力	$: \sigma_{\rm b} = 0.2\Delta\sigma_{\rm a}$	

<補足説明資料④-35御前崎海脚西部の断層帯による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅 を考慮)に関する検討> 内陸地殻内地震単独での比較 (アスペリティの形状)

○ 断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(アスペリティ面積比22%、平均応力降下量3.1MPaで設定)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) のアスペリティ形状に関する検討と同様に、アスペリティの形状を概ね等方となるように設定したケースAと、アスペリティを敷地側に寄せて設定したケースB を対象として、断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(アスペリティ面積比22%、平均応力降下量3.1MPaで設定)(地震動の顕著な増幅を 考慮)のアスペリティ形状について検討し、震源断層全体の断層最短距離Xshと等価震源距離Xeqは同じであること、地震動の顕著な増幅をグリーン 関数に考慮するアスペリティのメッシュ数は同じであること、ケースBの敷地直下のアスペリティ1のXeqがケースAより若干短いことを踏まえ、アスペリティ形 状としてケースBを採用することとした。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

内陸地殻内地震単独での比較 (震源モデルの比較)

第882回 資料1-2 p.17再揭

N30E /

地震動の顕著な

曽幅が見られる

地震波到来方向

北部震源

断層原点

南部震源断層原点

138°15'

138°20'

138°25'

N70E



<断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮) (御前崎海脚西部の断層帯による地震)の比較>

第882回 資料1-2 p.18再掲

内陸地殻内地震単独での比較

(震源断層パラメータの比較)

震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の震源断層パラメータの比較>					
震源断層パラメータ	採用している震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)	アスペリティ面積比22%、 平均応力降下量3.1MPaで 設定した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)			
等価震源距離(km)	12.9	13.1			
断層最短距離(km)	9.8	9.8			
震源断層面積(km²)	878.21	878.21			
地震モーメント(Nm)	4.29×10 ¹⁹	4.29×10 ¹⁹			
平均すべり量(m)	1.41	1.41			
平均応力降下量(MPa)	4.02	3.10			
短周期レベル(Nm/s ²)	1.86×10 ^{19※1}	1.74×10 ^{19※2}			
アスペリティ応力降下量(MPa)	12.37	14.09			
アスペリティ面積(km²)	285.22	193.21			
アスペリティ面積比(%)	32.5	22.0			
アスペリティ地震モーメント(Nm)	2.79×10 ¹⁹	1.89×10 ¹⁹			
アスペリティ平均すべり量(m)	2.825	2.825			

<採用している震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)とアスペリティ面積比22%、平均応力降下量3.1MPaで設定した

※1 壇・他(2001)による関係式(A=2.46×10¹⁰×(M₀×10⁷)^{1/3})に基づき設定。なお、この短周期レベル(A)の値は、アスペリティの面積(=πr_a²)及びアスペリティの 応力降下量(Δσ_a)からA=4πr_aΔσ_aβ²により算出した値と同じである。凡例はパラメータ表参照。

※2 壇・他(2001)による関係式 (A=4 π r_a Δ σ_aβ²) によりアスペリティの面積 (= π r_a²) 及びアスペリティの応力降下量 (Δ σ_a) から算出。凡例はパラメータ表参照。

第882回 資料1-2 p.19再掲

内陸地殻内地震単独での比較 (地震動評価結果の比較(加速度時刻歴波形))



(地震動評価結果の比較(応答スペクトル))

第882回 資料1-2 p.20再掲

○ 採用している震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)とアスペリティ面積比22%、平均応力降下量3.1MPaで設定した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の統計的グリーン関数法による地震動評価結果の比較から、両者の地震動レベルは同程度となっていることを確認した。





浜岡原子力発電所

東海域

(採用している震源モデルを用いる場合)

<プレート間地震の強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(断層傾斜角の不確かさを 考慮した震源モデル)への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の比較>

138'00'

(敷地周辺)

毎期西部の断層費

200

140°

東海域

強震動生成域(ブレート間地震

地震動の顕著な増幅をグリーン関数(

考慮する強震動生成域 (ブレート間地震) km

100

138°

南海域

136°

日向灘域

134°

132°

34°40'

34°20'

34°00'

137'40'

34°

33"

32°

130



138'20'

駿河湾域

138'40'

34'40'

34°20

34'00'

137'40

東海域

138'20

(アスペリティ面積比22%、平均応力降下量3.1MPaで 設定した震源モデルを用いる場合)

138'00'

(敷地周辺)

N70E

138'40'

駿河湾域

第940回 資料2 p.209再掲

プレート間地震との連動ケースでの比較 (地震動評価結果の比較(加速度時刻歴波形))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果の比較(加速度時刻歴波形)>



震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)を用いた場合 (破壊開始点1~3))

○ プレート間地震との連動ケースにおける両モデルは、内陸地殻内地震単独での検討と同様、強震動予測レシピ(2017)に記載された異なる2つの方法に基づき設定した震源モデルであり、上記のとおり両者の地震動レベルは同程度である。以上より、内陸地殻内地震単独としての地震動評価及びプレート間地震との連動ケースとしての地震動評価の両方から、採用している震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の妥当性を確認した。

補足説明資料④-36 プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な 増幅を考慮)の設定(補足)

<補足説明資料④-36 プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の設定(補足)> 地震動レベルの比較

○断層モデルを用いた手法による地震動評価結果の比較によると、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動レベルは、全周期帯に渡り基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮) の地震動レベルより大きい。



・統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved. ・「震源モデル毎に、破壊開始点1~3の応答スペクトルを描画。」を削除。

第882回

資料1-1 p.87再揭

○敷地における地震動への寄与が大きい強震動生成域の分析として、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)を代表に、敷地に近い駿河湾域及び東海域の各強震動生成域(駿河湾SMGA①、②、 東海SMGA①~④)を対象として、各強震動生成域による敷地の地震動をそれぞれ統計的グリーン関数法と波数積分法 のハイブリッド合成法により評価し、震源モデル全体の地震動評価結果との比較を行う。



< 強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)>

・黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。
・・ーーー:東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。



 [・]統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。
・Xshは断層最短距離(km)、Xshaは強震動生成域の最短距離(km)を表す。





 [・]統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。
・ Yabは断層是短距離(km) - Yabaは満層動生成域の是短距離(kr)

・Xshは断層最短距離(km)、Xshaは強震動生成域の最短距離(km)を表す。



[・]Xshaは、強震動生成域の最短距離(km)を表す。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.



 [・]統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。
・Xshは断層最短距離(km)、Xshaは強震動生成域の最短距離(km)を表す。



[・]Xshaは、強震動生成域の最短距離(km)を表す。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

○前述のとおり、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)は、保守的な評価となるよう、敷地近傍を含めて地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)に強震動生成域(東海SMGA①及び駿河湾SMGA②)を集約することにより、地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)を包絡するよう強震動生成域を設定し、その全ての小断層に地震動の顕著な増幅を考慮するともに、敷地近傍において地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の範囲が地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)より広い設定とする。
○このように設定することで、地震動の顕著な増幅を最大限考慮できることとなるが、一方で、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)に含まれる強震動生成域の小断層(東海SMGA①の一部及び駿河湾SMGA②)に地震動の顕著な増幅を考慮したパラスタケースを設定し、統計的グリーン関数法による地震動評価結果の比較を行い、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の代表性の確認を行う。



・黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。 ・・ーーー:東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第882回

<補足説明資料④-36 プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の設定(補足)> 敷地における地震動に支配的な強震動生成域のパラスタ

○強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)では、敷地における地震動に 支配的な東海SMGA①が敷地直下に位置しており、断層最短距離の位置(下図〇)と東海SMGA①の最短距離 の位置(下図●)はほぼ同じである(敷地からの最短距離が最も短い位置とほぼ同じ位置に、敷地における地震動 に支配的な東海SMGA①が位置している)。



・黒子の丸数子はノレート間地震の強震動生成域のNo.を表す ・・ーーー:東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。 第882回

<補足説明資料④-36 プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の設定 (補足)> 敷地における地震動に支配的な強震動生成域のパラスタ

○パラスタケースでは、敷地における地震動に支配的な東海SMGA①が敷地直下に位置しており、断層最短距離の位置 (下図〇)と東海SMGA①の最短距離の位置(下図●)は同じである(敷地からの最短距離が最も短い位置に、 敷地における地震動に支配的な東海SMGA①が位置している)。



・黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。

第882回

資料1-1 p.98再揭



(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮))



<統計的グリーン関数法による地震動評価結果(加速度時刻歴波形)>

第882回

資料1-1 p.99再揭

第882回 <補足説明資料④-36 プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮) (補足) の設定 資料1-1 p.100一部修正 敷地における地震動に支配的な強震動生成域のパラスタ

○ 統計的グリーン関数法による地震動評価結果の比較によると、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒以下)において、強震動生成域の 位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動レベルはパラスタケースの地震動レベルと同程度かそれ以上になっている。



 ○ 以上より、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の代表性を確認した。
○ なお、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒以下)以外は比較対象としていないが、パラスタケースは、「地震動の顕著な増幅を考慮しない 地震動評価」における強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②)であり、「地震動の顕著な増幅を考慮する領域」(5 号炉 周辺)においても考慮することとしている。 【強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の設定方針】

- ○強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)は、強震動生成域の位置が基本的には認 識論的な不確かさに分類されるが、偶発的な不確かさの要素も有していることも踏まえ、より保守的な評価となるよう、敷地近傍を含め て地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)に地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域が位置す る震源モデルを新たに設定する。
- ○具体的には、敷地における地震動の増幅特性の分析の結果、地震波の入射角が鉛直下方に近づく敷地近傍は、地震動の顕著な増 幅が見られない傾向があるものの、地震動に与える影響が大きいことを重視し、保守的な評価となるよう、敷地近傍を含めて地震動の 顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)に強震動生成域(東海SMGA①及び駿河湾SMGA②)を集約する ことにより、地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)を包絡するよう強震動生成域を設定し、その全ての 小断層に地震動の顕著な増幅を考慮するとともに、敷地近傍において地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の範囲が地震動の顕 著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)より広い設定とする。



○ 強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、上記のとおり設定することで、地震動の顕著な増幅を最大限考慮できることとなるが、一方で、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域が、敷地からやや離れた 位置に配置されることになる。そこで、敷地の東寄りの敷地直下に東海SMGA①を配置している強震動生成域の位置の不確かさを考 慮した震源モデル(直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来 方向(N30E~N70E)に含まれる強震動生成域の小断層(東海SMGA①の一部及び駿河湾SMGA②)に地震動の顕著な増 幅を考慮したパラスタケースを設定し、統計的グリーン関数法による地震動評価結果の比較を行い、強震動生成域の位置の不確かさ を考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)は、地震動レベルがパラスタケースと同等かそれ以上であることを確認した。

○ 強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)については、強震動生成域(東海SMGA
①)を敷地直下に配置しその一部の小断層に地震動の顕著な増幅を考慮するケースも考えられるが、そのようなケースに対し、強震動生成域(東海SMGA①及び駿河湾SMGA②)を敷地近傍を含めて地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E ~N70E)に集約した震源モデルのケースは、地震動レベルが同程度かそれ以上であり、地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価において同モデルを考慮していることは、適切であると考えられる。

補足説明資料④-37 プレート間地震の連動ケース(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域 ・アスペリティの寄与の分析

第882回 資料1-2 p.164一部修正

○連動ケースの断層モデルを用いた手法による地震動評価は、プレート間地震の震源断層の破壊が分岐断層又は内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層へ伝播する破壊過程がより適切に反映されるように、プレート間地震の震源モデルと分岐断層又は内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層を一体として設定して評価を行っている。

○この連動ケースの統計的グリーン関数法による地震動 評価に当たっては、上記のとおりプレート間地震の震源 モデルと分岐断層又は内陸地殻内地震の震源として考 慮する活断層を一体として、乱数を変えた20組の波形 合成を行い、減衰定数5%の擬似速度応答スペクトル 20組の平均値との残差(NS、EW、UDの合計)が最 小となるものを代表波として選定している。





○上記のとおり、連動ケースは一体計算を行った結果に対して代表波を選定しており、プレート間地震の震源モデルと分岐断 層又は内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層のそれぞれの地震動評価結果に対して代表波を選定しているもの ではないが、連動ケースの地震動評価結果における「プレート間地震の強震動生成域」と「分岐断層又は内陸地殻内地 震の震源として考慮する活断層等のアスペリティ」の寄与を分析するため、アイソクロンを作成するとともに、それらを分離して 地震動をそれぞれ計算し、連動ケース全体の地震動評価結果との比較を行った。 ○連動ケースの断層モデルを用いた手法による地震動評価結果における「プレート間地震の強震動生成域」と「分岐断層 又は内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層のアスペリティ」の寄与の分析に当たっては、強震動生成域の位置 と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せの考慮(地震動の顕著な増幅を考慮)、及び強震動生成 域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯)への破壊伝播に係る不確 かさの組合せの考慮(地震動の顕著な増幅を考慮)について、それぞれ最大加速度が最も大きい震源モデル、破壊 開始点のケース(下表)を分析対象とした。

く分析対象とした震源モデル、破壊開始点のケース	(地震動の顕著な増幅を考慮)>
-------------------------	-----------------

	不確かさの組合せの考慮	最大加速度が最も大きい震源モデル、破壊開始点のケース (地震動の照著な増幅を考虑)	最大加速度振幅 (cm/s ²)		
	(地展期の娯省な垣畑で方應)	(地展到の頭有な垣間で方應)		EW	UD
1	強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特 性に係る不確かさの組合せの考慮(地震動の顕 著な増幅を考慮)	強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特性に係る 不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な 増幅を考慮)(破壊開始点3)	1916	2049	669
2	強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層 帯)への破壊伝播に係る不確かさの組合せの考慮 (地震動の顕著な増幅を考慮)	強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮 する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応 力降下量の不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝 播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動 の顕著な増幅を考慮)(破壊開始点2)	1608	2094	626

<補足説明資料④-37 プレート間地震の連動ケース(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域・アスペリティの寄与の分析> プレート間地震の東海SMGA①及び分岐断層又は内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層の アスペリティのみによる地震動

第882回 資料1-2 p.166再掲

 ○連動ケースについて、敷地に近い「プレート間地震の東海SMGA①及び分岐断層又は内陸地殻内地震の震源として考慮 する活断層のアスペリティ」のみによる地震動を計算し、連動ケース全体の地震動と比較すると、両者の応答スペクトルはほぼ 重なっており、連動ケースの地震動評価結果においては、これらの寄与が支配的である。
○以降では、前述の各震源モデルについて、「プレート間地震の東海SMGA①」と「分岐断層又は内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層のアスペリティ」による地震動をそれぞれ計算し、連動ケース全体の地震動との比較を行う。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

<補足説明資料④-37 プレート間地震の連動ケース(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域・アスペリティの寄与の分析> 強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮) (破壊開始点3)



【強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著 な増幅を考慮)(破壊開始点3)】 ○応答スペクトルの比較によると、連動ケース全体の地震動に対し、プレート間地震の東海SMGA①は全周期帯に渡り寄 与が大きく、分岐断層のアスペリティ1,2は短周期帯(周期1~2秒程度以下)において寄与が大きい。


<補足説明資料④-37 プレート間地震の連動ケース(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域・アスペリティの寄与の分析> 強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)(破壊開始点3)



駿河湾SMGA(2

破壞開始点:



○ また、加速度時刻歴波形の比較によると、連動ケース全体の主要動に対し、プレート間地震の東海 SMGA①と分岐断層のアスペリティ1,2とが共に寄与が大きく、両者は重なり合って敷地に到達している。





・統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。 ・プレート間地震の東海SMGA①と分岐断層のアスペリティ1,2の時刻歴波形には、背面に連動ケース全体の時刻歴波形を描画。 ・ーーー:東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。 <補足説明資料④-37プレート間地震の連動ケース(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域・アスペリティの寄与の分析> 強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯 (アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの 組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)(破壊開始点2)



【強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応力 降下量の不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕 著な増幅を考慮)(破壊開始点2)】 ○応答スペクトルの比較によると、連動ケース全体の地震動に対し、プレート間地震の東海SMGA①は全周期帯に渡り寄与が 大きく、内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯)のアスペリティ1,2は短周期帯(周 期1~2秒程度以下)において寄与が大きい。



<補足説明資料④-37 プレート間地震の連動ケース(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域・アスペリティの寄与の分析> 強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯 (アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル)) への破壊伝播に係る不確かさの | 組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮) (破壞開始点2)



毎SMGA(1



統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。

・プレート間地震の東海SMGA①と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層のアスペリティ1.2の時刻歴波形には、背面に連動ケース全体の時刻歴波形を描画。 ・----: 東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。

○プレート間地震と分岐断層又は内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層との連動ケースの断層モデルを用いた手法による 地震動評価結果に関し、最大加速度が大きいモデルを代表として、アイソクロンを作成するとともに、敷地に近い「プレート間地震 の強震動生成域(東海SMGA①)」と「分岐断層又は内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層のアスペリティ」による地 震動をそれぞれ計算し、連動ケース全体の応答スペクトル及び時刻的波形との比較を行い、地震動評価結果への寄与を分析 した。



○いずれの連動ケースも、「プレート間地震の敷地に最も近い強震動生成域(東海SMGA①)」と「分岐断層又は内陸地殻内 地震の震源として考慮する活断層のアスペリティ」とは、それぞれによる地震動が重なり合って敷地に到達しており、共に敷地にお ける地震動に対する寄与が大きい。

第882回

資料1-2 p.171再揭

補足説明資料④-38 海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域の 面積比の設定 ○基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、2つの強震動生成域の面積比2:1の妥当性を確認するため、 前述の断層位置の設定方針に基づき、面積比1:1としたパラメータスタディモデルを設定し、統計的グリーン関数法による地震 動評価結果を比較する。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

<補足説明資料④-38海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域の面積比の設定> 地震動評価結果の比較

○強震動生成域の面積比2:1とした基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)と面積比1:1としたパラメータ スタディモデルの地震動評価結果(擬似速度平均応答スペクトル)の比較によると、基本震源モデル(地震動の顕著な 増幅を考慮)の地震動レベルはパラメータスタディモデルと同程度であり、地震動の顕著な増幅が見られた周期0.02~0.5 秒において、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価結果の方が、若干大きくなっている。



第532回

資料1-1 p.118再揭

<補足説明資料④-38海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の強震動生成域の面積比の設定> 地震動評価結果の比較

第532回 資料1-1 p.119再掲

○強震動生成域の面積比2:1とした基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)と面積比1:1としたパラメータスタディ モデルの地震動評価結果(加速度平均応答スペクトル)の比較によると、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の 地震動レベルはパラメータスタディモデルと同程度であり、地震動の顕著な増幅が見られた周期0.02~0.5秒において、基本震源 モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価結果の方が、若干大きくなっている。

⇒基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、2つの強震動生成域の面積比2:1とする妥当性を確認した。

○以上の検討(断層位置、強震動生成域の面積比)を踏まえ、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の妥当性 を確認した。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認

【地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価】

- 地震観測記録の分析結果で確認された地震動の顕著な増幅の特性を的確に反映するため、この敷地固有の地盤増幅特性を詳細に考慮できる<u>断層モデルを用いた手</u>
 法を重視し、2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討により検証した方法
 (「増幅方向」に位置する強震動生成域(アスペリティ)の各小断層からの地 震動(グリーン関数)に増幅係数を乗じる方法)を用いて、地震動の顕著な増幅を反映する。応答ペクトルに基づく手法は、断層モデルを用いた手法による地震動評価 結果を用いて応答スペクトルに与える影響を求めて反映する。
- 各検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価は、断層モデルを用いた手法において、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリティ)の 小断層の範囲・増幅の程度を<u>地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定</u>することにより、保守的な地震動評価を行う。応答スペクトルに基づく手法は、断層モデルを 用いた手法による保守的な地震動評価結果を反映することにより、保守的な地震動評価を行う。

項目	地震観測記録の分析結果等	2009年駿河湾の地震(本震)の再現検討	基準地震動の策定に係る保守的な評価
地震動の顕著 な増幅の範囲 (震源位置)	・特定の到来方向(N30E~N70E、「増幅方 向」)の地震波のみ顕著な増幅が見られる。 ・「増幅方向」でも地震波の入射角が鉛直に近 づく敷地近傍は顕著な増幅が見られない。	ー (震源断層面が「増幅方向」の範囲内に位置する ため強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグ リーン関数の全てに増幅係数を考慮)	・強震動生成域(アスペリティ)を「増幅方向」の敷地近傍に 配置したうえで、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生 成域(アスペリティ)の小断層の範囲を、地震観測記録の分 析結果における「増幅方向」より広くし、敷地近傍も含めて設 定(保守的な評価)
地震動の顕著 な増幅の程度 (特性)	 ・特定の短周期の周期帯(フーリエスペクトルの 周期0.2~0.5秒)で地震動の顕著な増幅が 見られる。 ・「増幅方向」でも増幅の程度は一様でなく、 2009年駿河湾の地震(本震)は最も大きい。 	・強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグ リーン関数に周期0.2~0.5秒のみ増幅させる増 幅係数を乗じる方法を採用 ・増幅係数における増幅の程度は、その程度が最も 大きい2009年駿河湾の地震(本震)を対象に、 増幅を考慮するグリーン関数の波形合成結果の 5号炉観測記録の再現性を確認して設定	 ・左記と同じ強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグリー > <u>> 投数に増幅係数を乗じる方法</u>(背景領域に増幅係数は 考慮せず)を採用 ・増幅係数は、左記と同じ<u>増幅の程度が最も大きい2009年駿</u> <u>河湾の地震(本震)の観測記録の再現性を確認したもの</u> <u>を地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の全てに一律適</u> <u>用</u>(保守的な評価)

【地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認】

【 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析】

- 検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価の結果について、まず、「2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現 検討と同じ増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の小断層のみによる地震動(波形合成結果)」の影響を確認する。また、「増幅方向」に位置する背景領 域の小断層の影響を確認する。
- その上で、上記の「増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の小断層のみによる地震動(波形合成結果)」について、2009年駿河湾の地震(本震)の観測
 記録の再現検討で確認した地震動の顕著な増幅と同じ特性が反映されていることを確認する。

【② 地震動評価結果に考慮された保守性の確認】

○ 各検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価及び応答スペクトルに基づく地震動評価について、敷地近傍は地震動の顕 著な増幅が見られないなどの地震観測記録の分析結果に沿った場合の地震動評価結果との比較を行い、地震観測記録の分析結果に対し地震動の顕著な増幅が 保守的に考慮された地震動評価結果となっていることを確認する。

第940回

資料2 p.134一部修正

【2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討】

○ 2009年駿河湾の地震(本震)を対象として、強震動生成域のみの震源モデルに基づき、強震動生成域(アスペリティ)の各小断層のグリーン関数に増幅係数を乗じる 方法を用いて統計的グリーン関数法による地震動評価を行い、波形合成結果との比較により、地震動の顕著な増幅が見られた観測点(5G1、5RB)の観測記録の再 現検討を行い、断層モデルを用いた手法における地震動の顕著な増幅の反映方法の検証を行った。

【検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価】

○検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価は、地震観測記録に基づき確認された地震動の顕著な増幅の特性を的確に反映するため、断層モデルを用いた手法を重視することとし、2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討により検証した方法を用いて、地震動評価に地震動の顕著な増幅を反映した。応答スペクトルに基づく手法については、断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を用いて応答スペクトルに与える影響を求めて反映した。

【① 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析】

- 各地震タイプ(内陸地殻内地震、プレート間地震、海洋プレート内地震)の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価の結果について、まず、「2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討と同じ増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の小断層のみによる地震動(波形合成結果)」の影響を確認する。また、「増幅方向」に背景領域が位置するプレート間地震及び海洋プレート内地震の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)について、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層のグリーン関数にも増幅係数を乗じた場合の影響を確認する。
- その上で、上記の「2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討と同じ増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の小断層のみによる地震動(波形合成結果)」について、フーリエスペクトル比(地震動の顕著な増幅を考慮する場合/地震動の顕著な増幅を考慮しない場合)を算出し、2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討で確認した地震動の顕著な増幅と同じ特性が反映されていることを確認する。また、前回の第882回審査会合で提示したフーリエスペクトル比との違いについても分析する。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回

資料2 p.136一部修正

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> 第940回 ①地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 資料2 p.137再揭 (プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮))

【プレート間地震の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析】

○プレート間地震では、不確かさの組合せを考慮するベースモデルである強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)として、敷地近傍を含めて地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)に強震動生成域が位置するよう震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)を新たに設定したうえで、地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)にある強震動生成域の小断層のグリーン関数に、2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討で検証した増幅係数を乗じることで地震動の顕著な増幅を考慮する断層モデルを用いた手法による地震動評価を実施している。

⇒プレート間地震について、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)を代表として、増幅係数を乗じる強 震動生成域の小断層のみによる地震動(波形合成結果)を求め、地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析を行う。



・黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。 ・・ーー:東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。

14.2

7.8

5.4E+20

13.8

7.7

5.2E+20

生成域

SMGA(4

平均すべり量(m)

地震モーメント(Nm)

Mw

(プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮))

くプレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の震源断層パラメータ> 面積(km²) 110150 ヤグメント名 日向灘域 南海域 東海域 駿河湾域 平均応力降下量(MPa) 23 面積(km²) 17017 47673 25760 7009 平均すべり量(m) 応カパラメータ(MPa) 3.7 7.6 3.7 3.7 3.7 全体 地震モーメント(Nm) 3.4E+22 背景領域 平均すべり量(m) 4.9 8.1 5.9 3.1 Mw 9.0 地震モーメント(Nm) 3.4E+21 1.6E+22 6.2E+21 8.9E+20 短周期レベル(Nm/s²) 5.09E+20 Mw 8.3 8.7 8.5 7.9 セグメント名 南海域 東海域 駿河湾域 破壊伝播速度(km/s) 日向灘域 2.7 面積(km²) 19053 53790 29419 7888 その他 6.0 fmax(Hz) 各セグメント 地震モーメント(Nm) 4.3E+21 2.0E+22 8.3E+21 1.1E+21 剛性率(Nm²) 4.1E+10 Mw 8.4 8.8 8.5 8.0 1958 913 448 1014 面積(km²) ○震源断層パラメータの設定は内閣府(2012)による。設定方法は以下のとおり。 応力パラメータ(MPa) 34.6 46.4 45.4 33.9 <各セグメントの地震モーメントM_> 強震動 生成域 7.2 13.7 平均すべり量(m) 11.0 20.5 : $M_0 = 16/(7\pi^{3/2}) \cdot \Delta \sigma \cdot S^{3/2}$ SMGA(1 地震モーメント(Nm) 4.6E+20 1.6E+21 5.1E+20 1.3E+20 $(\Delta \sigma : 平均応力降下量(4MPa), S : 震源断層面積)$ Mw 7.7 8.1 7.7 7.3 <平均変位量D> 431 面積(km²) 1023 1616 915 : M₀=µDS (μ: 剛性率(ρVs²), ρ:密度(2.8g/cm³), Vs:S波速度(3.82km/s) 応カパラメータ(MPa) 34.6 46.4 45.4 33.9 強震動 (内閣府(2012)による)) 7.0 生成域 11.1 18.7 13.7 平均すべり量(m) SMGA(2) 地震モーメント(Nm) 4.7E+20 1.2E+21 5.2E+20 1.2E+20 < 強震動生成域の面積Saと個数> : 強震動生成域は各セグメントの震源断層面積の10%程度とし、セグメント内の Mw 7.7 8.0 7.7 7.3 地形的な構造単位に2個配置する。 面積(km²) 1612 913 <強震動生成域全体の地震モーメントM_oa> 応力パラメータ(MPa) 46.4 45.4 強震動 : M_oa=µDaSa 生成域 平均すべり量(m) 18.6 13.7 SMGA3 (Da = 2D)地震モーメント(Nm) 1.2E+21 5.1E+20 <各強震動生成域の地震モーメントMoai、変位量Dai、応力降下量/σai> Mw 8.0 7.7 : $M_0ai=M_0a\cdot Sai^{3/2}/(\sum Sai^{3/2})$ (i: i番目の強震動生成域を表す) 面積(km²) 932 918 : $\Delta \sigma ai = (7\pi^{3/2})/16 \cdot M_0 ai/Sai^{3/2}$ 応力パラメータ(MPa) 46.4 45.4 : Dai=M_oai/(µSai) 強震動

第940回 資料2 p.138再掲







Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回 資料2 p.139再掲

<補E説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ①地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮))

第940回 資料2 p.140再掲

<海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の震源断層パラメータ>

震源断層パラメータ	設定方法	設定結果	眉	豪源断層パラメータ	設定方法	設定結果
震源断層原点	敷地下方に設定	北緯34.766785度 東経138.339557度		地震モーメント	2009年駿河湾の地震のM ₀ -M _{0SMGA} 関係及びスケーリング則による	1.06E+19 Nm
走向	プレートの沈み込み方向に直交	220 °	強 震 動	面積	2009年駿河湾の地震のM ₀ -S _{SMGA} 関係及びスケーリング則による	114.3 km ²
傾斜角	2009年駿河湾の地震の知見に基づき設定	45 °	生成域	平均すべり量	D _{SMGA} =M _{0SMGA} /(µS _{SMGA})	2.05 m
すべり角	DC型	90 °		応力降下量	$\Delta \sigma_{\rm SMGA} = A/(4\pi r_{\rm SMGA}\beta^2), r_{\rm SMGA} = (S_{\rm SMGA}/\pi)^{0.5}$	30.71 MPa
震源断層長さ	$L = (S/6)^{0.5} \times 3$	29.0 km	34		S _{SMGA1} =S _{SMGA} ×(2/3)	76.2 km ²
震源断層幅	$W = (S/6)^{0.5} \times 2$	19.3 km	強震動生	地震モーメント	$M_{\rm 0SMGA1} = M_{\rm 0SMGA} \times S_{\rm SMGA1}^{1.5} / (S_{\rm SMGA1}^{1.5} + S_{\rm SMGA2}^{1.5})$	7.85E+18 Nm
震源断層面積	$S=M_{c}/(\mu D)$	559.8 km²	工 成 」 1	平均すべり量	$D_{SMGA1} = M_{0SMGA1}/(\mu \cdot S_{SMGA1})$	2.27 m
震源断層上端深さ	2009年駿河湾の地震の知見に基づき設定	23 km		応力降下量	$\Delta \sigma_{\rm SMGA1} = \Delta \sigma_{\rm SMGA}$	30.71 MPa
地震モーメント	2009年駿河湾の地震(鈴木・他(2009)のM ₀ =4.6x10 ¹⁸ Nm)の32 ^{0.5} 倍	2.60E+19 Nm	74	面積	S _{SMGA2} =S _{SMGA} x(1/3)	38.1 km ²
モーメントマグニチュード	M _w =(logM ₀ -9.1)/1.5	6.9	強震動生	地震モーメント	$M_{0SMGA2} = M_{0SMGA} \times S_{SMGA2}^{1.5} / (S_{SMGA1}^{1.5} + S_{SMGA2}^{1.5})$	2.78E+18 Nm
気象庁マグニチュード	<i>M_j</i> :フィリピン海プレート(領域1)におけるスラブ内地震の最大規模等を踏まえ設定	7.0	工成域。	平均すべり量	$D_{SMGAZ} = M_{0SMGAZ} / (\mu \cdot S_{SMGAZ})$	1.61 m
剛性率	μ=ρβ ² (β:3.99km/s, ρ:2.85g/cm ³ (地下構造調査結果等に基づく一次元地下構造 モデルによる))	4.54E+10 N/m ²		応力降下量	$\Delta\sigma_{\rm SMGA2} = \Delta\sigma_{\rm SMGA}$	30.71 MPa
平均すべり量	$D=D_{SMGA}/\gamma_D$, $\gamma_D=2.0$	1.02 m		地震モーメント	M _{0back} =M ₀ -M _{0SMGA}	1.54E+19 Nm
平均応力降下量	$\Delta \sigma = (7/16) \cdot Mo/(S/\pi)^{1.5}$	4.79 MPa	背景	面積	S _{back} =S-S _{SMGA}	445.5 km ²
破壊伝播速度		3.4 km/s	領域	平均すべり量	D _{back} =M _{Cback} /(µS _{back})	0.76 m
 短周期レベル		3.71E+19 Nm/s ²		実効応力	$ \begin{split} \sigma_{\text{back}} &= (D_{\text{back}} / W_{\text{back}}) / (D_{\text{SMGA}} / W_{\text{SMGA}}) \Delta \sigma_{\text{SMGA}}, \\ &W_{\text{SMGA}} = (\pi)^{0.5} r_{\text{SMGA}} \overline{z} \gamma_i^{-3}, W_{\text{back}} = W, \gamma_i = r_{\text{SMGA}i} / r_{\text{SMGA}i} = (S_{\text{SMGA}i} / \pi)^{0.5} \end{split} $	4.66 MPa
f _{max}	中央防災会議(2004)による	6.0 Hz				

<補E説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ①地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮))

【内陸地殻内地震の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析】

 ○内陸地殻内地震の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価では、震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)は、震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)において敷地近傍のアスペリティが地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)にあるアスペリティの一部の小断層のグリーン関数に2009年駿河湾の ・ これと同じとし、地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)にあるアスペリティの一部の小断層のグリーン関数に2009年駿河湾の 地震(本震)の観測記録の再現検討で検証した増幅係数を考慮して断層モデルを用いた手法による地震動評価を実施。

⇒ 内陸地殻内地震について、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)を代表として、増幅係数を乗じるアスペリティの小断層のみによる地震動 (波形合成結果)を求め、地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析を行う。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回

資料2 p.141再揭

<補E説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ①地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮))

く内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の震源断層パラメータ(御前崎海脚西部の断層帯による地震)>

震源断層パラメータ		層パラメータ	設定方法	単位	設定値	震源断層パラメータ		設定方法	単位	設定値
震源 断層 原点 (北端)		北緯(世界測地系)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	-	34.62800°			M _j =(log(L ₀₋₁ +L ₀₋₂)+2.9)/0.6(松田(1975))	-	7.6
	北部	東経(世界測地系)	同上		138.25486°	気象庁マグニチュード		M _j =(logM ₀ -10.72)/1.17(武村(1990))	-	7.4
		北緯(世界測地系)	同上	-	34.46467°	モーメントマグニチュード		M _w =(logM ₀ -9.1)/1.5(Kanamori(1977))	-	6.8
	南部	東経(世界測地系)	同上		138.20581°			μ=ρβ ² (β:3.54km/s,ρ:2.76g/cm ³ (地下構造調査結果等に 基づく一次元地下構造モデルによる))	N/m ²	3.46E+10
走向		北部	地質調査結果による	-	194.1°NE	平均すべり量		$D = M_0/(\mu S)$	m	1.02
		南部	同上	-	202.4°NE	平均応	力降下量	$\Delta \sigma = (7/16)(M_0/R^3)$	MPa	3.42
断層傾斜角		GL-6km以浅	同上	۰	60	短周期レベル		A=2.46×10 ¹⁰ ×(M ₀ ×10 ⁷) ^{1/3} (壇・他(2001))	Nm/s ²	1.49E+19
		GL-6km以深	同上	۰	35	破壊伝播速度		Vr=0.72β (Geller(1976))	km/s	2.55
ずれの種類		ルの種類	同上	-	逆断層	f _{max}		中央防災会議(2004)による	Hz	6.0
震源断層上端深さ		層上端深さ	地震発生層の検討結果による	km	5.0		等価半径	$r_{a}=(7\pi M_{0}\beta^{2})/(4AR)$	km	7.27
震源断層下端深さ	3	北部	同上	km	13.5~14.6		面積	$S_a = \pi r_a^2$	km ²	166.20
	胃 ト 端 深 さ	南部	同上	km	12.0~13.5	アスペリティ全体	平均すべり量	D _a =2D	m	2.043
活断層長さ		北部	L ₀₋₁ :地質調査結果による	km	19.1		地震モーメント	$M_{0a} = \mu S_a D_a$	Nm	1.17E+19
	居安で	南部	L ₀₋₂ :同上	km	27.8		応力降下量	$\Delta\sigma_a = (7/16) M_0 / (r_a^2 R)$	MPa	13.05
震源断層長さ		北部	L ₅₋₁ :地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの 関係による	km	18.9		面積	S _{a1} =(2/3)×S _a	km ²	110.80
	町眉支さ	南部	L ₅₋₂ :同上	km	27.6	マフ ペリニ /1	地震モーメント	$M_{0a1} = M_{0a} \times S_{a1}^{1.5} / (S_{a1}^{1.5} + S_{a2}^{1.5})$	Nm	8.68E+18
震源断層幅		北部(GL-6km以浅)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	km	1.2	72(5)11	平均すべり量	$D_{a1}=M_{0a1}/(\mu S_{a1})$	m	2.264
	*	北部(GL-6km以深)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層下端深さとの関係 による	km	13.1~15.0		応力降下量	$\Delta\sigma_{a1} = \Delta\sigma_{a}$	MPa	13.05
	町層幅	南部(GL-6km以浅)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	km	1.2		面積	S _{a2} =(1/3)×S _a	km ²	55.40
		南部(GL-6km以深)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層下端深さとの関係 による	km	10.5~13.1	アスペリティ2	地震モーメント	$M_{0a2} = M_{0a} \times S_{a2}^{1.5} / (S_{a1}^{1.5} + S_{a2}^{1.5})$	Nm	3.07E+18
震源断層面積	医声音	北部	S ₁ :震源断層長さ及び震源断層幅による	km ²	281.51		平均すべり量	$D_{a2} = M_{0a2} / (\mu S_{a2})$	m	1.601
	川省山村	南部	S ₂ :同上	km ²	353.63		応力降下量	$\Delta \sigma_{a2} = \Delta \sigma_{a}$	MPa	13.05
震源断層面積		断層面積	S=S1+S2	km ²	635.14	背景領域	面積	S _b =S-S _a	km ²	468.94
等価半径		面半径	R=(S/π) ^{0.5}	km	14.22		地震モーメント	M _{0b} =M ₀ -M _{0a}	Nm	1.07E+19
地震モーメント		モーメント	M ₀ ={S/(4.24×10 ⁻¹¹)} ^{2.0} /10 ⁷ (入倉・三宅(2001))	Nm	2.24E+19		平均すべり量	$D_b = M_{0b} / (\mu S_b)$	m	0.659
							実効応力	$\sigma_b = 0.2 \Delta \sigma_a$	MPa	2.61

第940回

資料2 p.142再揭

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ① 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域の小断層による影響(プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した 震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○ プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、増幅係数を乗じる強震動生成域(駿河湾SMGA② と東海SMGA①)の小断層による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において、震源断層全体と同程度である。



・統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

・下線(____)は、一部修正箇所を示す。

574

第940回

資料2 p.143一部修正

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ① 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域の小断層による影響(プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した 震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○ プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、増幅係数を乗じる強震動生成域(駿河湾SMGA② と東海SMGA①)の小断層による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において、震源断層全体と同程度である。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回

資料2 p.144一部修正

[・]下線(____)は、一部修正箇所を示す。

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ① 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域の小断層による影響(プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した 震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○ プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、増幅係数を乗じる強震動生成域(駿河湾SMGA② と東海SMGA①)の小断層による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において、震源断層全体と同程度である。



・統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

・下線(____)は、一部修正箇所を示す。

576

第940回

資料2 p.145一部修正

(地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域の小断層による影響(海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○ 海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、増幅係数を乗じる強震動生成域(SMGA1とSMGA2)の小断層 による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において震源断層全体と同程度である。



統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

577

第940回 資料2 p.146一部修正

資料2 p.147一部修正

第940回

(地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域の小断層による影響(海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○ 海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、増幅係数を乗じる強震動生成域(SMGA1とSMGA2)の小断層 による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において震源断層全体と同程度である。



統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回 資料2 p.148一部修正

(地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域の小断層による影響(海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○ 海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、増幅係数を乗じる強震動生成域(SMGA1とSMGA2)の小断層 による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において震源断層全体と同程度である。



統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回 資料2 p.149一部修正

(地震動の顕著な増幅を考慮するアスペリティの小断層による影響(内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○ 内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮) (破壊開始点1)について、増幅係数を乗じるアスペリティ(アスペリティ1の一部) の小断層による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において震源断層全体と同程度である。



統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回 資料2 p.150一部修正

(地震動の顕著な増幅を考慮するアスペリティの小断層による影響(内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)(破壊開始点2)について、増幅係数を乗じるアスペリティ(アスペリティ1の一部)の小断層による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において震源断層全体と比べやや小さい。



・統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

581 ・下線(____)は、一部修正箇所を示す。

(地震動の顕著な増幅を考慮するアスペリティの小断層による影響(内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)(破壊開始点3)について、増幅係数を乗じるアスペリティ(アスペリティ1の一部)の小断層による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において震源断層全体と比べやや小さい。



・統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

582 ・下線 (.....) は、一部修正箇所を示す。

第940回 資料2 p.151一部修正

資料2 p.152一部修正

第940回

(地震動の顕著な増幅を考慮するアスペリティの小断層による影響(内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○ 内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮) (破壊開始点4)について、増幅係数を乗じるアスペリティ(アスペリティ1の一部) の小断層による地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)において震源断層全体と比べやや小さい。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.





・黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。 ・・ーーー:東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.



○プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、「増幅方向」 に位置する背景領域の小断層による影響を確認するため、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成域(駿河湾SMGA② 及び東海SMGA①)に加え、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層にも増幅係数を乗じる場合の統計的グリーン法による地 震動評価を行い、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層には増幅係数を乗じない場合との比較を行う。





・黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。 ・・ーーー:東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> 価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 地震動評 1 (「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響の確認(プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した 震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))



(「増幅方向」に位置する背景領域の小断層には増幅係数を乗じない場合の地震動評価)



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果の比較(加速度時刻歴波形)(破壊開始点1~3)>

第940回

資料2 p.155一部修正

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> 第940回 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 資料2 p.156一部修正 (「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響の確認(プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した 震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、「増幅方向」 の敷地近傍に配置した強震動生成域(駿河湾SMGA①及び東海SMGA①)に加え、「増幅方向」に位置する背景領域の小断 層にも増幅係数を乗じる場合の地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒以下)において、「増幅方 向」に位置する背景領域の小断層には増幅係数を乗じない場合と同程度であり、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による 影響は小さく、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成域(駿河湾SMGA①及び東海SMGA①)による影響が支配的で あることを確認した。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.



○ 前述のとおり、プレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成域(駿河湾SMGA①及び東海SMGA①)に加え、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層にも増幅係数を乗じる場合の 地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒以下)において、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層には増幅係数を乗 じない場合と同程度であり、その結果に基づく応答スペクトル比も同程度となっている。また、フーリエスペクトル比も同程度となっている。



※ 水平動はNS方向とEW方向の平均。

・統計的グリーン関数法による。 ・破壊開始点1~3の平均。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.



○海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響を確認するため、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成域に加え、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層にも増幅係数を乗じる場合の統計的グリーン法による地震動評価を行い、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層には増幅係数を 乗じない場合との比較を行う。



「「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響の確認(海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))



(「増幅方向」に位置する背景領域の小断層には増幅係数を乗じない場合の地震動評価)



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果の比較(加速度時刻歴波形) ...(破壊開始点1~3)..>

第940回

資料2 p.159一部修正

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ① 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響の確認(海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成 域(SMGA1及びSMGA2)に加え、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層にも増幅係数を乗じる場合の地震動レベルは、 地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒以下)において、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層には増幅係数 を乗じない場合と同程度であり、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響は小さく、「増幅方向」の敷地近傍に配置し た強震動生成域(SMGA1及びSMGA2)による影響が支配的であることを確認した。



<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ① 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響の確認(海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

○前述のとおり、海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成域 (SMGA1及びSMGA2)に加え、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層にも増幅係数を乗じる場合の地震動レベルは、地震動の顕著な増幅が 見られる周期帯(周期0.5秒以下)において、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層には増幅係数を乗じない場合と同程度であり、その結果に基 づく応答スペクトル比も同程度となっている。また、フーリエスペクトル比も同程度となっている。



※ 水平動はNS方向とEW方向の平均。

・統計的グリーン関数法による。 ・破壊開始点1~3の平均。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.


 【「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響の確認(p.584再掲)】
 特性化震源モデルを用いた地震動評価では、背景領域からの地震動の短周期への影響は強震動生成域(アスペリティ)に比べて 小さいとして検討し、震源断層全体の短周期の地震動レベルを強震動生成域(アスペリティ)からの地震動のみで評価する考え 方により行われていることを踏まえ、断層モデルを用いた手法による地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価では、地震動の顕 著な増幅が見られた短周期の地震動に及ぼす影響が支配的な強震動生成域(アスペリティ)に着目し、短周期の地震動評価に 一般的に用いられる統計的グリーン関数法において、「増幅方向」の敷地近傍に強震動生成域(アスペリティ)を保守的に配置し たうえで、「増幅方向」に位置する強震動生成域(アスペリティ)からの地震動にのみ顕著な増幅を反映する方法(強震動生成 域(アスペリティ)の小断層のグリーン関数に増幅係数を乗じる方法)を用いている。
 「増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)を保守的に「増幅方向」の敷地近傍に配置したうえで評価を行うため、「増幅方 向」に位置する背景領域の小断層は敷地から離れることとなり、その影響は小さく、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成 域(アスペリティ)による影響が支配的であると考えられるが、ここでは、「増幅方向」に背景領域の小断層が位置する背景領域の小断 層のグリーン関数にも増幅係数を乗じた場合の影響確認を行う。

○プレート間地震及び海洋プレート内地震の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)の地震動評価結果について、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響は小さく、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成域による影響が支配的であることを確認した。

第940回

資料2 p.162一部修正

第940回 <補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> 資料2 p.163再揭 ①地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリティ)の小断層による波形のフーリエスペクトル比(検討概要))

○ 各地震タイプ(内陸地殻内地震、プレート間地震、海洋プレート内地震)の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法によ る地震動評価について、『2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討と同じ増幅係数を乗じる強震動牛成域(アスペリティ)の小断層のみに よる地震動(波形合成結果)のフーリエスペクトル比(地震動の顕著な増幅を考慮する場合/地震動の顕著な増幅を考慮しない場合)」を算出すること で地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅を分析し、2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討で確認した地震動の顕著な増 幅と同じ特性が反映されていることを確認する。また、前回の第882回審査会合で提示したフーリエスペクトル比との違いについても分析する。



35°30'

35°00'

34°30'

34°00'

(地震動の顕著な増幅を考慮)





(海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮))

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ①地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリティ)の小断層による波形のフーリエスペクトル比 (内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)))

 ○内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)について、増幅係数を乗じるアスペリティ(アスペリティ1の一部)の小断層のみによる 地震動(波形合成結果)のフーリエスペクトル比(地震動の顕著な増幅を考慮する場合/地震動の顕著な増幅を考慮しない場合)を算出した結果は、 2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討におけるフーリエスペクトル比と同じ(グリーン関数に乗じる増幅係数と同じ)となっている。



年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討で確認した地震動の顕著な増幅と同じ特性が反映されていることを確認した。

※ 水平動はNS方向とEW方向の平均。

第940回

資料2 p.166再揭

<補E説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ①地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (第882回審査会合で提示したフーリエスペクトル比との違いの分析)



【第882回審査会合で提示したフーリエスペクトル比との違いの分析】

- 第882回審査会合で提示した震源断層全体のフーリエスペクトル比が、強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグリーン関数に乗じる増幅係数よりやや小さいことは、増幅係数を乗じない領域(増幅係数を乗じない「増幅方向」に位置する背景領域、増幅係数を乗じない「増幅方向」以外の強震動生成域 (アスペリティ)及び背景領域)の地震動による影響である。
- 増幅係数を乗じない領域のうち「増幅方向」に位置する背景領域の小断層については、増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)を「増幅方向」の敷地近傍に配置したうえで保守的な評価を行うことから、当該小断層は敷地から離れることとなり、前述のとおり地震動評価結果に及ぼす影響は小さい。
- また、増幅係数を乗じない領域のうち「増幅方向」以外の強震動生成域(アスペリティ)及び背景領域 の小断層については、地震観測記録の分析結果を踏まえ、増幅係数をそのグリーン関数に乗じない。
- 更に、震源断層全体の地震動について、増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の地震動に、
 上記の増幅係数を乗じない領域の地震動が付加されることによってフーリエスペクトルが大きくなっていることを確認している(後述参照)。
- 以上より、第882回審査会合で提示したフーリエスペクトル比を踏まえても、本反映方法により地震観測 記録の分析結果に基づき地震動の顕著な増幅が地震動評価に適切に反映されている。



第940回

資料2 p.167一部修正



- 第602回軍直云口<u>い</u>たいのに展線的増生体の地震動のノーリエスペントルに(地震動の顕着な喧幅を考慮りる場合ノ地震動の顕着な喧幅を考慮しない場合)が、 グリーン関数に乗じる増幅係数よりやや小さいことは、<u>増幅係数を乗じない領域による影響</u>であり、増幅係数を乗じる強震動生成域の地震動(波形合成結果)の フーリエスペクトル比が2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討におけるフーリエスペクトル比と同じ(グリーン関数に乗じる増幅係数と同じ)となっている ことを確認している。
- なお、震源断層全体の地震動のフーリエスペクトルは、増幅係数を乗じる強震動生成域の地震動に対し、増幅係数を乗じない領域の地震動が付加されることによって 大きくなっていることも確認した。





- 第882回審査会合で提示した震源断層全体の地震動のフーリエスペクトル比(地震動の顕著な増幅を考慮する場合/地震動の顕著な増幅を考慮しない場合)が、 グリーン関数に乗じる増幅係数よりやや小さいことは、 <u>増幅係数を乗じない領域による影響</u>であり、増幅係数を乗じる強震動生成域の地震動(波形合成結果)の フーリエスペクトル比が2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討におけるフーリエスペクトル比と同じ(グリーン関数に乗じる増幅係数と同じ)となっている ことを確認している。
- なお、震源断層全体の地震動のフーリエスペクトルは、増幅係数を乗じる強震動生成域の地震動に対し、増幅係数を乗じない領域の地震動が付加されることによって 大きくなっていることも確認した。





- 第882回審査会合で提示した震源断層全体の地震動のフーリエスペクトル比(地震動の顕著な増幅を考慮する場合/地震動の顕著な増幅を考慮しない場合)が、 グリーン関数に乗じる増幅係数よりやや小さいことは、増幅係数を乗じない領域による影響であり、増幅係数を乗じるアスペリティの地震動(波形合成結果)のフーリエ スペクトル比が2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討におけるフーリエスペクトル比と同じ(グリーン関数に乗じる増幅係数と同じ)となっていることを確 認している。
- なお、震源断層全体の地震動のフーリエスペクトルは、増幅係数を乗じるアスペリティの一部の地震動に対し、増幅係数を乗じない領域の地震動が付加されることによっ て大きくなっていることも確認した。



<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ①地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析 (第882回審査会合で提示したフーリエスペクトル比との違いの分析(内陸地殻内地震))



第940回

資料2 p.171再揭

【2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討】

○2009年駿河湾の地震(本震)を対象として、強震動生成域のみの震源モデルに基づき、強震動生成域(アスペリティ)の各小断層のグリーン 関数に増幅係数を乗じる方法を用いて統計的グリーン関数法による地震動評価を行い、波形合成結果との比較により、地震動の顕著な増幅が 見られた観測点(5G1、5RB)の観測記録の再現検討を行い、断層モデルを用いた手法における地震動の顕著な増幅の反映方法の検証を 行った。

【検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価】

○検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価は、地震観測記録に基づき確認された地震動の顕著な増幅の特性を的確に反映 するため、断層モデルを用いた手法を重視することとし、2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討により検証した方法を用いて、 地震動評価に地震動の顕著な増幅を反映した。応答スペクトルに基づく手法については、断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を用い て応答スペクトルに与える影響を求めて反映した。



【① 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析】

- ○各地震タイプ(内陸地殻内地震、プレート間地震、海洋プレート内地震)の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価の結果について、まず、「2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討と同じ増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の小断層のみによる地震動(波形合成結果)」の影響を確認する。また、「増幅方向」に背景領域が位置するプレート間地震及び海洋プレート内地震の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)について、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層のグリーン関数にも増幅係数を乗じた場合の影響を確認する。
- ⇒地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)の地震動評価結果について、「増幅方向」に位置する背景領域の小断層による影響は小さく、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成域による影響が支配的であることを確認した。
- ○その上で、上記の「2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討と同じ増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の小断層のみによる地震動(波形合成結果)」について、フーリエスペクトル比(地震動の顕著な増幅を考慮する場合/地震動の顕著な増幅を考慮しない場合)を算出し、2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討で確認した地震動の顕著な増幅と同じ特性が反映されていることを確認する。また、前回の第882回審査会合で提示したフーリエスペクトル比との違いについても分析する。

⇒2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討で確認した地震動の顕著な増幅と同じ特性が反映されていることを確認した。

第940回

資料2 p.172一部修正

【検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価】

○ 各検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価は、断層モデルを用いた手法において、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリ ティ)の小断層の範囲・増幅の程度を<u>地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定</u>することにより、保守的な地震動評価を行う。応答スペクトルに基づく手法は、 断層モデルを用いた手法による保守的な地震動評価結果を反映することにより、保守的な地震動評価を行う。

【② 地震動評価結果に考慮された保守性の確認】

○ 各地震タイプ(内陸地殻内地震、プレート間地震、海洋プレート内地震)の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価及び応答スペクトルに基づく地震動評価について、敷地近傍は地震動の顕著な増幅が見られないなどの地震観測記録の分析結果に沿った場合の地震動評価を行い、地震観測記録の分析結果に対し保守的に行った地震動評価の結果に考慮された保守性を分析する。なお、比較のため、増幅の程度は保守的な評価と同じ設定したケースについても地震動評価を行った。

ケース①:地震動の顕著な増幅の範囲・増幅の程度を地震観測記録の分析結果に沿って設定

ケース②:地震動の顕著な増幅の範囲を地震観測記録の分析結果に沿って設定し、増幅の程度は保守的な評価と同じ設定

項目	地震観測記録の分析結果等	地震観測記録の分析結果に沿った 評価(ケース①)	地震観測記録の分析結果に沿った 評価(ケース②)		基準地震動の策定に係る保守的な評価
地震動の顕著 な増幅の範囲 (震源位置)	 ・特定の到来方向(N30E~ N70E、「増幅方向」)の地 震波のみ顕著な増幅が見られる。 ・「増幅方向」でも地震波の入 射角が鉛直に近づく敷地近傍は顕著な増幅が見られない。 	・強震動生成域(アスペリティ)を「増 幅方向」の敷地近傍に配置したうえ で、地震動の顕著な増幅を考慮する 強震動生成域(アスペリティ)の小 断層の範囲を、地震観測記録の分 析結果における「増幅方向」と同程 度とし、敷地近傍を含めずに設定 (地震観測記録の分析結果に沿っ た評価)	・強震動生成域(アスペリティ)を「増幅 方向」の敷地近傍に配置したうえで、 地震動の顕著な増幅を考慮する強震 動生成域(アスペリティ)の小断層の 範囲を、地震観測記録の分析結果に おける「増幅方向」と同程度とし、敷地 近傍を含めずに設定(地震観測記 録の分析結果に沿った評価)		・強震動生成域(アスペリティ)を「増幅 方向」の敷地近傍に配置したうえで、地 震動の顕著な増幅を考慮する強震動 生成域(アスペリティ)の小断層の範 囲を、地震観測記録の分析結果におけ る「増幅方向」より広くし、敷地近傍も 含めて設定(保守的な評価)
地震動の顕著 な増幅の程度 (特性)	 ・特定の短周期の周期帯 (フーリエスペクトルの周期 0.2~0.5秒)で地震動の顕 著な増幅が見られる。 ・「増幅方向」でも増幅の程度 は一様でなく、2009年駿河 湾の地震(本震)は最も大 きい。 	・強震動生成域(アスペリティ)の小 断層のグリーン関数に増幅係数を乗 じる方法を採用(背景領域に増幅 係数は考慮せず) ・増幅係数は、 <u>増幅の程度を「増幅方</u> 向」の地震の観測記録の平均値に して地震動の顕著な増幅を考慮する 小断層の全てに適用(地震観測記 録の分析結果に沿った評価)	 ・強震動生成域(アスペリティ)の小断 層のグリーン関数に増幅係数を乗じる 方法を採用(背景領域に増幅係数 は考慮せず) ・増幅係数は、<u>増幅の程度が最も大き</u> い2009年駿河湾の地震(本震)の 観測記録の再現性を確認したものを 地震動の顕著な増幅を考慮する小断 層の全てに適用(保守的な評価) 	比較	 ・強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグリーン関数に増幅係数を乗じる方法を採用(背景領域に増幅係数は考慮せず) ・増幅係数は、増幅の程度が最も大きい2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現性を確認したものを地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の全てに適用(保守的な評価)

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

・下線(.....)は、一部修正箇所を示す。 604

第940回 資料2 p.175再掲

地震観測記録の分析結果

- 5 号炉周辺観測点において、地震動の顕著な増幅は、2009年駿河湾の地震の到来方向(N30E~N70E)の地震波のみに見られ、その他の地震波到来方向では 見られない。
- 地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)の地震波でも、<u>増幅の程度は一様ではなく、地震波の入射角が鉛直に近づく敷地近傍の地震ほど顕著な増幅は見られない傾向</u>がある。このうち、2009年駿河湾の地震(本震)は増幅の程度が最も大きく信頼性が高い記録が得られた地震である。



【地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価の設定】

- 地震観測記録の分析結果に沿った設定方法(地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の範囲及び増幅の程度)は以下のとおり。
- この地震観測記録の分析結果に沿った設定に関し、敷地への影響が最も大きいプレート間地震の地震動評価を対象に、地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果と前述のS波低速度層を含む三次元地下構造モデルを用いた差分法による地震動評価結果を比較する。

地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリティ)の小断層の範囲

○ 地震動の顕著な増幅は、敷地における地震観測記録の分析結果において地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)に位置する強震動生 成域(アスペリティ)の小断層のみに考慮し、地震動の顕著な増幅が見られない敷地近傍(敷地から半径10km以内)の小断層には考慮しない。

地震動の顕著な増幅を考慮する増幅の程度(次ページ参照)

○ 地震観測記録の分析結果に沿った平均的な増幅係数は、多点連続地震観測の分析結果である5号炉周辺観測点の振幅比(No.7基準)に基づき、地震動の顕 著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)で発生した地震(敷地から半径100km程度までの範囲の地震を対象(敷地近傍(敷地から半径10kmま で)の地震を除く))の平均値(振幅比1.5)を参考として設定する。



・鉛直動の増幅係数は、前述のとおり地震観測記録の分析結果を踏まえた保守的な地震動評価に用いる増幅係数の水平・鉛直比から設定する。





(地震観測記録の分析結果を踏まえた保守的な地震動評価に用いる増幅係数(地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の全てに乗じる))





(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価に用いる増幅係数(地震動の顕著な増幅が見られる地震波到来方向(N30E~N70E)に位置する 敷地から10km以遠の地震動の顕著な増幅を考慮する小断層に乗じる))

<グリーン関数に乗じる増幅係数の比較>



○プレート間地震について、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)を代表に、地震観測記録の分析結果に沿った場合の地震動評価として、ケース①(増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に沿って設定)及びケース②(増幅の範囲のみ地震観測記録の分析結果に沿って設定し、増幅の程度は地震観測記録の分析結果を踏まえて保守的に設定)の地震動評価を行い、地震観測記録の分析結果に対し保守的に行った地震動評価の結果に考慮された保守性を確認する。

第940回

資料2 p.177再揭

・----: 東海SMGA①と駿河湾SMGA②の境界を表す。

607

- ○また、プレート間地震は敷地への影響が最も大きい検討用地震であることから、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)を代表に、地震動の顕著な増幅の要因であるS波低速度層を含む三次元地下構造モデルを用いた差分法による 地震動評価を行い【第194回審査会合報告内容を再掲】、地震観測記録の分析結果に対し保守的に行った地震動評価の結果に考慮された保守性を確認する。
- なお、地震動の顕著な増幅の要因であるS波低速度層を含む三次元地下構造モデルは地震観測記録の特徴を概ね再現可能な解析モデル であり、当該モデルを用いた差分法による地震動評価結果には、S波低速度層による三次元的な影響がそのまま反映されていることから、この 差分法による地震動評価結果と地震観測記録の分析結果に沿って設定した上記ケース①の地震動評価結果が同程度となることを確認する。



<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認>
②地震動評価結果に考慮された保守性の確認

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(プレート間地震))

くプレート間地震の強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)(基準地震動の策定に係る
保守的な評価)の震源断層パラメータ>

	面積(km ²) 110150						セグメント名	日向灘域	南海域	東海域	駿河湾域				
	平均応力降下量(MPa) 2.3						面積(km²)	17017	47673	25760	7009				
A.#	平均すべり量(m) 7.6					背景領域	応力パラメータ(MPa)	3.7	3.7	3.7	3.7				
全体	地震モーメント(Nm) 3.4E+22						平均すべり量(m)	4.9	8.1	5.9	3.1				
	Mw		9.	.0			地震モーメント(Nm)	3.4E+21	1.6E+22	6.2E+21	8.9E+20				
	短周期レベル(Nm/s ²)		5.09	E+20		1	Mw	8.3	8.7	8.5	7.9				
	セグメント名 日向灘域 南海域 東海域 駿河湾域					Ð	破壞伝播速度(km/s)	2.7							
ターバント	面積(km ²)	19053	53790	29419	7888	その他	fmax(Hz)	6.0							
合セクメント	地震モーメント(Nm)	4.3E+21	2.0E+22	8.3E+21	1.1E+21		剛性率(Nm ²)	4.1E+10							
	Mw	8.4	8.8	8.5	8.0										
	面積(km ²)	1014	1958	913	448	! ○震源断層パラメータの設定は内閣府(2012)による。設定方法は以下のとおり。									
34 4 54	応カパラメータ(MPa)	34.6	46.4	45.4	33.9	<各セグメントの地震モーメントM ₀ > : M ₀ =16/(7π ^{3/2})・ Δσ・S ^{3/2} (Δσ:平均応力降下量(4MPa), S:震源断層面積) <平均変位量D> : M ₀ =µDS									
生成域	平均すべり量(m)	11.0	20.5	13.7	7.2										
SINGA	地震モーメント(Nm)	4.6E+20	1.6E+21	5.1E+20	1.3E+20										
	Mw	7.7	8.1	7.7	7.3										
	面積(km²)	1023	1616	915	431										
34 4 54	応カパラメータ(MPa)	34.6	46.4	45.4	33.9	(μ:剛性率(ρ\	3.82km/s)								
生成域	平均すべり量(m)	11.1	18.7	13.7	7.0	(内閣府(2012)による))									
SINGALE	地震モーメント(Nm)	4.7E+20	1.2E+21	5.2E+20	1.2E+20	く強震動生成域の面積Saと個数>									
	Mw	7.7	8.0	7.7	7.3	: 強震動生成域は各セグメントの震源断層面積の10%程度とし、セグメント内の									
	面積(km²)	/	1612	913	/	地形的な構造	単位に2個配置する。								
14 — 1	応カパラメータ(MPa)] /	46.4	45.4		<強震動生成域全	<強震動生成域全体の地震モーメントM ₀ a>								
強震動 生成域	平均すべり量(m)		18.6	13.7		: M ₀ a=µDaSa (Da=2D) <各強震動生成域の地震モーメントM ₀ ai、変位量Dai、応力降下量⊿σai> : M ₀ ai=M ₀ a・Sai ^{3/2} /(∑Sai ^{3/2}) (i:i番目の強震動生成域を表す) : Дgai=(7 ^{π3/2})/16・M ₂ ai/Sai ^{3/2}									
SINGAG	地震モーメント(Nm)] /	1.2E+21	5.1E+20											
	Mw] /	8.0	7.7											
	面積(km²)		932	918											
24 雪 赤	応カパラメータ(MPa)		46.4	45.4		: Dai=M ₀ ai/(µSai) <破壊伝播速度> : Vr=0.72Vs									
強震期 生成域 SMCA(4)	平均すべり量(m)] /	14.2	13.8											
SIVIGA(4)	地震モーメント(Nm)	1/	5.4E+20	5.2E+20											
	Mw	1/	7.8	7.7	/										

・ケース①及びケース②の震源断層パラメータは、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)と同じである。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回 資料2 p.178再掲

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(プレート間地震)))



・統計的グリーン関数法による。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

・下線(____)は、一部修正箇所を示す。 609

第940回 資料2 p.179一部修正

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> 第940回 資料2 p.180一部修正 ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(プレート間地震)))

○プレート間地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録を踏まえて保守的に設定している強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価結果は、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒以下)において、地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)よりも大きく保守的なものとなっている。



<補E説明資料④-39地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認>

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(三次元差分法による地震動評価結果との比較))



第940回

資料2 p.181再揭

<補E説明資料④-39地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認>

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(三次元差分法による地震動評価結果との比較))

第940回

資料2 p.182一部修正



<補E説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認>



(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果と三次元差分法による地震動評価結果との比較))

○ 地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①)の断層モデルを用いた手法による地震動評価結果と前述のS波低速度層を含む三次元地下構造モデルを用いた差分法による地震動評価結果を比較した結果、両者の地震動レベルは概ね整合している。
 ○ 地震動の顕著な増幅の要因であるS波低速度層を含む三次元地下構造モデルは観測記録の特徴を概ね再現可能な解析モデルであり、当該モデルを用いた差分法による地震動評価結果には、S波低速度層による三次元的な影響がそのまま反映されていることから、当該地震動評価結果と地震動レベルが同程度となっているケース①は地震観測記録の分析結果に沿った設定として合理的なものと考えられる。



く断層モデルを用いた手法(統計的グリーン関数法)による地震動評価結果と三次元差分法による地震動評価結果との比較>

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認> (地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(応答スペクトルに基づく地震動評価に用いる 増幅係数(応答スペクトル比)(プレート間地震)))

○プレート間地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定した強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の応答スペクトルに基づく地震動評価に用いる増幅係数(応答スペクトル比)は、下図のとおり。



第940回

資料2 p.185再揭



○プレート間地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定した強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)の応答スペクトルに基づく地震動評価結果は、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒以下)において、地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)よりも大きく保守的なものとなっている。



Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

<補定説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認 (地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(海洋プレート内地震))

○海洋プレート内地震について、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)を代表に、地震観測記録の分析結果に沿った場合の地震動評価として、ケース①(増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に沿って設定)及びケース②(増幅の範囲のみ地震観測記録の分析結果に沿って設定し、増幅の程度は地震観測記録の分析結果を踏まえて保守的に設定)の地震動評価を行い、地震観測記録の分析結果に対し保守的に行った地震動評価の結果に考慮された保守性を確認する。



第940回

資料2 p.187再揭

<補定説明資料④-39地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認 (地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(海洋プレート内地震))

<海洋プレート内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)

(基準地震動の策定に係る保守的な評価)の震源断層パラメータ>

震源断層パラメータ	設定方法 設定結果 震源断層パ		豪源断層パラメータ	設定方法	設定結果	
震源断層原点	敷地下方に設定	北緯34.766785度 東経138.339557度		地震モーメント	2009年駿河湾の地震のM _o -M _{oSMGA} 関係及びスケーリング則による	1.06E+19 Nm
走向	プレートの沈み込み方向に直交	220 °	強震動	面積	2009年駿河湾の地震のM ₀ -S _{SMGA} 関係及びスケーリング則による	114.3 km ²
傾斜角	2009年駿河湾の地震の知見に基づき設定	45 °	生成域	平均すべり量	$D_{SMGA} = M_{OSMGA} / (\mu S_{SMGA})$	2.05 m
すべり角	DC型	90 °		応力降下量	$\Delta \sigma_{\rm SMGA} = A/(4\pi r_{\rm SMGA}\beta^2), r_{\rm SMGA} = (S_{\rm SMGA}/\pi)^{0.5}$	30.71 MPa
震源断層長さ	$L = (S/6)^{0.5} \times 3$	29.0 km	36	面積	$S_{SMGA,1} = S_{SMGA} \times (2/3)$	76.2 km ²
震源断層幅	$W = (S/6)^{0.5} \times 2$	19.3 km	强震動	地震モーメント	$M_{\text{OSMGA1}} = M_{\text{OSMGA}} \times S_{\text{SMGA1}}^{1.5} / (S_{\text{SMGA1}}^{1.5} + S_{\text{SMGA2}}^{1.5})$	7.85E+18 Nm
震源断層面積	$S=M_{o}/(\mu D)$	559.8 km²	 成 域	平均すべり量	$D_{SMGA1} = M_{OSMGA1}/(\mu \cdot S_{SMGA1})$	2.27 m
震源断層上端深さ	2009年駿河湾の地震の知見に基づき設定	23 km		応力降下量	$\Delta \sigma_{ m SMGA1} = \Delta \sigma_{ m SMGA}$	30.71 MPa
地震モーメント	2009年駿河湾の地震(鈴木・他(2009)のM ₀ =4.6x10 ¹⁸ Nm)の32 ^{0.5} 倍	2.60E+19 Nm	36	面積	S _{SMGA2} =S _{SMGA} x(1/3)	38.1 km²
モーメントマグニチュード	M _w =(logM ₀ -9.1)/1.5	6.9 震 動 生	地震モーメント	$M_{0SMGA2} = M_{0SMGA} \times S_{SMGA2}^{1.5} / (S_{SMGA1}^{1.5} + S_{SMGA2}^{1.5})$	2.78E+18 Nm	
気象庁マグニチュード	M _j :フィリピン海プレート(領域1)におけるスラブ内地震の最大規模等を踏まえ設定	7.0	1 丘 成 域 2	平均すべり量	$D_{SMGAZ} = M_{OSMGAZ} / (\mu \cdot S_{SMGAZ})$	1.61 m
剛性率	$\mu = ho eta^2(eta: 3.99 \text{km/s}, ho: 2.85 \text{g/cm}^3$ (地下構造調査結果等に基づく一次元地下構造 モデルによる))	4.54E+10 N/m ²		応力降下量	$\Delta\sigma_{\rm SMGA2}=\Delta\sigma_{\rm SMGA}$	30.71 MPa
平均すべり量	$D=D_{SMGA}/\gamma_D, \gamma_D=2.0$	1.02 m		地震モーメント	$M_{\rm Oback} = M_0 - M_{\rm OSMGA}$	1.54E+19 Nm
平均応力降下量	$\Delta \sigma = (7/16) \cdot Mo/(S/\pi)^{1.5}$	4.79 MPa	背景	面積	S _{back} =S-S _{SMGA}	445.5 km ²
破壊伝播速度		3.4 km/s	領域	平均すべり量	$D_{back} = M_{0back} (\mu S_{back})$	0.76 m
短周期レベル		3.71E+19 Nm/s ²	3.71E+19 Nm/s ²		$ \begin{array}{l} \sigma_{\text{back}} = & \left(D_{\text{back}} / W_{\text{back}} \right) / \left(D_{\text{SMGA}} / W_{\text{SMGA}} \right) \Delta \sigma_{\text{SMGA}}, \\ W_{\text{SMGA}} = & \left(n \right)^{0.5} r_{\text{SMGA}} \Sigma \gamma_i^{3}, W_{\text{back}} = W, \gamma_i = r_{\text{SMGA}i} / r_{\text{SMGA}}, r_{\text{SMGA}i} = \left(S_{\text{SMGA}i} / \pi \right)^{0.5} \end{array} $	4.66 MPa
f _{max}	中央防災会議(2004)による	6.0 Hz				

・ケース①及びケース②の震源断層パラメータは、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)と同じである。

<補E説明資料④-39地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(海洋プレート内地震)))



第940回 資料2 p.189一部修正

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(海洋プレート内地震)))

 ○海洋プレート内地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定した基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価結果は、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯 (周期0.5秒以下)において、地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)よりも大きく保守的なものと なっている。



第940回 資料2 p.190一部修正

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認> (地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(応答スペクトルに基づく地震動評価に用いる 増幅係数(応答スペクトル比)(海洋プレート内地震)))

○海洋プレート内地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定した基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)の応答スペクトルに基づく地震動評価に用いる増幅係数(応答スペクトル比)は、下図のとおり。



第940回

資料2 p.191再揭

<補E説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認



(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(応答スペクトルに基づく地震動評価結果(海洋プレート内地震)))

 ○海洋プレート内地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定した基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)の応答スペクトルに基づく地震動評価結果は、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期 0.5秒以下)において、地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)よりも大きく保守的なものとなってい る。







※地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)は、地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価と同じ。

<補定説明資料④-39地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認>②地震動評価結果に考慮された保守性の確認(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(内陸地殻内地震))

-<内陸地殻内地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)(基準地震動の策定に係る保守的な評価)の震源断層パラメータ (御前崎海脚西部の断層帯による地震)>

震源断層パラメータ		暑パラメ ータ	設定方法	単位	設定値	震源断界	暑パラメ ータ	設定方法	単位	設定値
また 震源 断層 原点 (北端)	-11. * 7	北緯(世界測地系)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	-	34.62800°	<u></u>	4°	$M_j = (\log(L_{0.1} + L_{0.2}) + 2.9) / 0.6(\& \boxplus (1975))$		7.6
	石中	東経(世界測地系)	同上	-	138.25486°	対象/丁イ	ク <i>ー</i> ナュート	M _j =(logM ₀ -10.72)/1.17(武村(1990))	-	7.4
	-	北緯(世界測地系)	同上	-	34.46467°	モーメントマ	マグニチュード	M _w =(logM ₀ -9.1)/1.5(Kanamori(1977))	-	6.8
南部		東経(世界測地系)	同上	-	138.20581°	网	性率	μ=ρβ ² (β:3.54km/s, ρ:2.76g/cm ³ (地下構造調査結果等に 基づく一次元地下構造モデルによる))	N/m ²	3.46E+10
走向		北部	地質調査結果による	-	194.1°NE	平均	すべり量	$D=M_{O}/(\mu S)$	m	1.02
		南部	同上	-	202.4°NE	平均応	力降下量	$\Delta \sigma = (7/16)(M_0/R^3)$	MPa	3.42
断層傾斜角 GL-6km以浅 GL-6km以淡 GL-6km以深		GL-6km以浅	同上	0	60	短周期	朝レベル	A=2.46×10 ¹⁰ ×(M ₀ ×10 ⁷) ^{1/3} (壇・他(2001))	Nm/s ²	1.49E+19
		GL-6km以深	同上	o	35	破壊伝播速度		Vr=0.72β (Geller(1976))	km/s	2.55
ずれの種類		の種類	同上	-	逆断層	f _{max}		中央防災会議(2004)による	Hz	6.0
震源断層上端深さ		層上端深さ	地震発生層の検討結果による	km	5.0		等価半径	$r_a = (7\pi M_0 \beta^2)/(4AR)$	km	7.27
震源断層下端深さ	北部	同上	km	13.5~14.6		面積	$S_{a}=\pi r_{a}^{2}$	km ²	166.20	
	習 № 端泳 С	南部	同上	km	12.0~13.5	アスペリティ全体	平均すべり量	<i>D</i> _{<i>a</i>} =2 <i>D</i>	m	2.043
活断層長さ	北部	L ₀₋₁ :地質調査結果による	km	19.1		地震モーメント	$M_{0a}=\mu S_a D_a$	Nm	1.17E+19	
	南部	L ₀₋₂ :同上	km	27.8		応力降下量	$\Delta \sigma_a = (7/16) M_0 / (r_a^2 R)$	MPa	13.05	
震源断層長さ	北部	L ₅₋₁ :地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの 関係による	km	18.9		面積	S_{a1} =(2/3)× S_a	km ²	110.80	
	南部	L ₅₋₂ :同上	km	27.6	77 811-11	地震モーメント	$M_{0a1} = M_{0a} \times S_{a1}^{1.5} / (S_{a1}^{1.5} + S_{a2}^{1.5})$	Nm	8.68E+18	
		北部(GL-6km以浅)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	km	1.2	7239711	平均すべり量	D _{a1} =M _{0a1} /(µS _{a1})	m	2.264
雪 花	医鼻唇	北部(GL-6km以深)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層下端深さとの関係 による	km	13.1~15.0		応力降下量	$\Delta\sigma_{a1} = \Delta\sigma_{a}$	MPa	13.05
晨源	町層幅	南部(GL-6km以浅)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層上端深さとの関係 による	km	1.2		面積	S _{a2} =(1/3)×S _a	km ²	55.40
		南部(GL-6km以深)	地質調査結果、断層傾斜角及び地震発生層下端深さとの関係 による	km	10.5~13.1	778450	地震モーメント	$M_{0a2} = M_{0a} \times S_{a2}^{1.5} / (S_{a1}^{1.5} + S_{a2}^{1.5})$	Nm	3.07E+18
	《屋玉柱	北部	S1:震源断層長さ及び震源断層幅による	km ²	281.51	アス・・・) 12 平均すべり量		$D_{a2}=M_{0a2}/(\mu S_{a2})$	m	1.601
炭 源 断 層 面 積	加智山悢	南部	S ₂ :同上	km ²	353.63	応力降下量		$\Delta\sigma_{a2} = \Delta\sigma_{a}$	MPa	13.05
震源断層面積		断層面積	S=S1+S2	km ²	635.14		面積	S _b =S-S _a	km ²	468.94
等価半径		西半径	$R = (S/\pi)^{0.5}$	km	14.22	地震モーメント		$M_{0b} = M_0 - M_{0a}$	Nm	1.07E+19
地震モーメント		Eーメント	M ₀ ={S/(4.24×10 ⁻¹¹)} ²⁰ /10 ⁷ (入倉・三宅(2001))	Nm	2.24E+19	育意识戏	平均すべり量	$D_{b} = M_{0b} / (\mu S_{b})$	m	0.659
							実効応力	$\sigma_b = 0.2 \Delta \sigma_a$	MPa	2.61

・ケース①及びケース②※の震源断層パラメータは、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮)と同じである。

※地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)は、地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価と同じ。

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(内陸地殻内地震)))

第940回 資料2 p.195一部修正

624



<補定説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認>

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(内陸地殻内地震)))

○内陸地殻内地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定した基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価結果は、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯 (周期0.5秒以下)において、地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)*よりも大きく保守的なもの となっている。



※地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)は、地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価と同じ。

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

第940回 資料2 p.196一部修正

<補足説明資料④-39 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認> (地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(応答スペクトルに基づく地震動評価に用いる 増幅係数(応答スペクトル比)(内陸地殻内地震)))

○内陸地殻内地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定した基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮)の応答スペクトルに基づく地震動評価に用いる増幅係数(応答スペクトル比)は、下図のとおり。



※地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)は、地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価と同じ。

第940回

資料2 p.197再揭

<補E説明資料④-39地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価の結果の妥当性の確認> ②地震動評価結果に考慮された保守性の確認

(地震観測記録の分析結果に沿った地震動評価結果との比較(応答スペクトルに基づく地震動評価結果(内陸地殻内地震)))

○内陸地殻内地震について、増幅の範囲及び増幅の程度を地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定した基本震源モデル(地震動の顕著な増幅 を考慮)の応答スペクトルに基づく地震動評価結果は、地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒以下)において、地震観測記録の分析結 果に沿った地震動評価(ケース①、ケース②)^{※1}よりも大きく、保守的なものとなっている。



○ 以上より、いずれの検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)も、保守的に行った検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価結果は、地震観測記録の分析結果に沿った場合の地震動評価結果より大きくなっており、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリティ)の小断層の範囲・増幅の程度を保守的に設定することにより、地震観測記録の分析結果に対し保守的な地震動評価結果となっていることを確認した。

第940回

資料2 p.198再揭

【検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価】

○ 各検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価は、断層モデルを用いた手法において、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリ ティ)の小断層の範囲・増幅の程度を<u>地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定</u>することにより、保守的な地震動評価を行う。応答スペクトルに基づく手法は、 断層モデルを用いた手法による保守的な地震動評価結果を反映することにより、保守的な地震動評価を行う。

【② 地震動評価結果に考慮された保守性の確認】

- 各地震タイプ(内陸地殻内地震、プレート間地震、海洋プレート内地震)の検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価及び応答スペクトルに基づく地震動評価について、敷地近傍は地震動の顕著な増幅が見られないなどの地震観測記録の分析結果に沿った場合の地震動評価を行い、地震観測記録の分析結果に対し保守的に行った地震動評価の結果に考慮された保守性を分析する。
- ⇒ その結果、いずれの検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)も、保守的に行った検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価結果は、地 震観測記録の分析結果に沿った場合の地震動評価結果より大きくなっており、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリティ)の小断層の範 囲・増幅の程度を保守的に設定することにより、地震観測記録の分析結果に対し保守的な地震動評価結果となっていることを確認した。

項目	地震観測記録の分析結果等	地震観測記録の分析結果に沿った 評価(ケース①)	地震観測記録の分析結果に沿った 評価(ケース②)		基準地震動の策定に係る保守的な評価
地震動の顕著 な増幅の範囲 (震源位置)	 ・特定の到来方向(N30E~N70E、「増幅方向」)の地震波のみ顕著な増幅が見られる。 ・「増幅方向」でも地震波の入射角が鉛直に近づく敷地近傍は顕著な増幅が見られない。 	・強震動生成域(アスペリティ)を「増 幅方向」の敷地近傍に配置したうえ で、地震動の顕著な増幅を考慮する 強震動生成域(アスペリティ)の小 断層の範囲を、地震観測記録の分 析結果における「増幅方向」と同程 度とし、敷地近傍を含めずに設定 (地震観測記録の分析結果に沿っ た評価)	・強震動生成域(アスペリティ)を「増幅 方向」の敷地近傍に配置したうえで、 地震動の顕著な増幅を考慮する強震 動生成域(アスペリティ)の小断層の 範囲を、地震観測記録の分析結果に おける「増幅方向」と同程度とし、敷地 近傍を含めずに設定(地震観測記 録の分析結果に沿った評価)		・強震動生成域(アスペリティ)を「増幅 方向」の敷地近傍に配置したうえで、地 震動の顕著な増幅を考慮する強震動 生成域(アスペリティ)の小断層の範 囲を、地震観測記録の分析結果におけ る「増幅方向」より広くし、敷地近傍も 含めて設定(保守的な評価)
地震動の顕著 な増幅の程度 (特性)	 ・特定の短周期の周期帯 (フーリエスペクトルの周期 0.2~0.5秒)で地震動の顕 著な増幅が見られる。 ・「増幅方向」でも増幅の程度 は一様でなく、2009年駿河 湾の地震(本震)は最も大 きい。 	 ・強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグリーン関数に増幅係数を乗じる方法を採用(背景領域に増幅係数は考慮せず) ・増幅係数は、増幅の程度を「増幅方向」の地震の観測記録の平均値にして地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の全てに適用(地震観測記録の分析結果に沿った評価) 	 ・強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグリーン関数に増幅係数を乗じる方法を採用(背景領域に増幅係数は考慮せず) ・増幅係数は、増幅の程度が最も大きい2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現性を確認したものを地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の全てに適用(保守的な評価) 	比較	 ・強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグリーン関数に増幅係数を乗じる方法を採用(背景領域に増幅係数は考慮せず) ・増幅係数は、増幅の程度が最も大きい2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現性を確認したものを地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の全てに適用(保守的な評価)

Copyright © Chubu Electric Power Co., Inc. All rights reserved.

・下線(.....)は、一部修正箇所を示す。 628
まとめ

・下線(____)は、一部修正箇所を示す。

【地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価】

○ 地震観測記録の分析結果で確認された地震動の顕著な増幅の特性を的確に反映するため、この敷地固有の地盤増幅特性を詳細に考慮できる断層モデルを用いた手 法を重視し、2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討により検証した方法 (増幅方向に位置する強震動生成域の各小断層からの地震動(グリーン関数)に増幅係数を乗じる方法)を用いて、地震動の顕著な増幅を反映する。応答ペクトルに基づく手法は、断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を用いて応答 スペクトルに与える影響を求めて反映する。

○ 各検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の地震動評価は、断層モデルを用いた手法において、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生成域(アスペリティ)の 小断層の範囲・増幅の程度を<u>地震観測記録の分析結果に対し保守的に設定</u>することにより、保守的な地震動評価を行う。応答スペクトルに基づく手法は、断層モデルを 用いた手法による保守的な地震動評価結果を反映することにより、保守的な地震動評価を行う。

項目	地震観測記録の分析結果等	2009年駿河湾の地震(本震)の再現検討	基準地震動の策定に係る保守的な評価
地震動の顕著 な増幅の範囲 (震源位置)	・特定の到来方向(N30E~N70E、「増幅方 向」)の地震波のみ顕著な増幅が見られる。 ・「増幅方向」でも地震波の入射角が鉛直に近 づく敷地近傍は顕著な増幅が見られない。	 (震源断層面が「増幅方向」の範囲内に位置する ため強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグ リーン関数の全てに増幅係数を考慮)	・強震動生成域(アスペリティ)を「増幅方向」の敷地近傍に 配置したうえで、地震動の顕著な増幅を考慮する強震動生 成域(アスペリティ)の小断層の範囲を、地震観測記録の分 析結果における「増幅方向」より広くし、敷地近傍も含めて設 定(保守的な評価)
地震動の顕著 な増幅の程度 (特性)	・特定の短周期の周期帯(フーリエスペクトルの 周期0.2~0.5秒)で地震動の顕著な増幅が 見られる。 ・「増幅方向」でも増幅の程度は一様でなく、 2009年駿河湾の地震(本震)は最も大きい。	・強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグ リーン関数に周期0.2~0.5秒のみ増幅させる増 幅係数を乗じる方法を採用 ・増幅係数における増幅の程度は、その程度が最も 大きい2009年駿河湾の地震(本震)を対象に、 増幅を考慮するグリーン関数の波形合成結果の 5号炉観測記録の再現性を確認して設定	 ・左記と同じ強震動生成域(アスペリティ)の小断層のグリーン関数に増幅係数を乗じる方法(背景領域に増幅係数は考慮せず)を採用 ・増幅係数は、左記と同じ増幅の程度が最も大きい2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現性を確認したものを地震動の顕著な増幅を考慮する小断層の全てに一律適用(保守的な評価)

【地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価結果の妥当性の確認】

【① 地震動評価結果に反映された地震動の顕著な増幅の分析】

- ○検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価の結果について、まず、「2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現 検討と同じ増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の小断層のみによる地震動(波形合成結果)」の影響を確認する。また、「増幅方向」に位置する背景領 域の小断層の影響を確認する。⇒地震動の顕著な増幅が見られる周期帯(周期0.5秒程度以下)の地震動評価結果について、「増幅方向」に位置する背景領域の 小断層の影響は小さく、「増幅方向」の敷地近傍に配置した強震動生成域による影響が支配的であることを確認した。
- その上で、上記の「増幅係数を乗じる強震動生成域(アスペリティ)の小断層のみによる地震動(波形合成結果)」について、2009年駿河湾の地震(本震)の観測 記録の再現検討で確認した地震動の顕著な増幅と同じ特性が反映されていることを確認する。⇒2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録の再現検討で確認した 地震動の顕著な増幅と同じ特性が反映されていることを確認した。
- 【② 地震動評価結果に考慮された保守性の確認】
- 各検討用地震(地震動の顕著な増幅を考慮)の断層モデルを用いた手法による地震動評価及び応答スペクトルに基づく地震動評価について、敷地近傍は地震動の顕 著な増幅が見られないなどの地震観測記録の分析結果に沿った場合の地震動評価結果との比較を行い、地震観測記録の分析結果に対し地震動の顕著な増幅が 保守的に考慮された地震動評価結果となっていることを確認する。⇒地震観測記録の分析結果に対し保守的な地震動評価結果となっていることを確認した。

参考文献

・参考文献は、本資料参照。

