大間原子力発電所審査資料				
資料番号 OM1-CA130-R03				
提出年月日	2020年11月30日			

大間原子力発電所 地下構造の評価について (コメント回答 その2) (補足説明資料)

2020年11月

電源開発株式会社



大間原子力発電所 地下構造の評価について (コメント回答 その2) (補足説明資料) 2020年11月30日

電源開発株式会社



○「第615回審査会合」及び「第646回審査会合」での資料の誤りに関わる対応を踏まえ、本資料にて過去の審査会合資料を引用する際の 注記を下記のとおりとする。

・右上の注記

再掲:過去の審査会合資料を,そのまま引用する場合 一部修正:過去の審査会合資料の内容を,一部修正する場合

誤りを修正:過去の審査会合資料の誤りを,正しい記載とする場合

・左下の注記

修正した誤りの内容を記載(誤りの修正がある場合)

指摘事項



・本資料では、地下構造の評価に係る下表の指摘事項について回答する。

No.	項目	指摘時期	コメント内容	該当箇所
S3-11	地下構造モデル を用いた解析	第822回会合 (R2.1.17)	大間層内のせん断波速度のコントラストや敷地北側のデイサイト等,解放基盤表面より浅部の構造が地震動 に与える影響を確認したいので,第2.2章の地下構造モデルを用いた解析に,以下の検討等を加え説明する こと。 ・T.P260m以浅も含めた三次元地下構造モデルにリッカー波を入力した解析を行い,炉心位置の解放基盤 表面のT.P260m及び原子炉建屋の支持地盤に近い位置と言われているT.P7.5mの位置で,一次元水 平成層モデルの最大振幅値との比較を行うこと。 ・炉心位置の水平成層モデルについて,S波速度,密度及びQ値を明記すること。	本編資料 2.2.1 P.2-54 本編資料 2.2.3 P.2-82 本編資料 2.2.4 P.2-128~2-200, 2-203~2-215 本編資料 2.2.5 P.2-217 補足説明資料 2-8, 2-9, 2-10, 2-11
S3-12	基盤の地震動を 評価する位置	第822回会合 (R2.1.17)	 解放基盤表面,基盤の地震動を評価する位置,鉛直アレイ地震観測点の関係を,以下の内容を含めて整理のうえ,地震動の策定方針を説明すること。 T.P230m(基盤の地震動を評価する位置)で策定した地震動をT.P260m(解放基盤表面)へ入力することとした考え方。 統計的グリーン関数法及び経験的グリーン関数法で用いる地下構造モデルの設定の考え方。 吉田ほか(2005)の知見を踏まえた検討の模式図における基盤の地震動を評価する位置と,解放基盤表面との関係。 	本編資料 5.1 P.5-3~5-8 補足説明資料 5-1, 5-2, 5-14
S3-13	地震観測記録	第822回会合 (R2.1.17)	基準化スペクトルに基づく検討に関して、以下について要因を分析し説明すること。 ・南側の観測点において、高周波側で持ち上がる傾向が見られる要因。 ・基盤位置における検討において、基準化スペクトルに見られる山谷の要因。	本編資料 3.2.2 P.3−20, 3−22~3−26 補足説明資料 3−5
S3-14	地震観測記録	第822回会合 (R2.1.17)	異なる深度の応答スペクトル比に基づく検討について,以下の検討等を加え説明すること。 ・1秒~2秒付近の変動が2倍程度に増幅している要因。 ・スペクトル比にする前のT.P207.5m及びT.P7.5mそれぞれの位置で得られた地震観測記録。	本編資料 3.2.3 P.3-35~3-38 補足説明資料 3-7 机上配布資料 2章
S3-15	地震観測記録	第822回会合 (R2.1.17)	地震観測を実施しているのはT.P207.5mであり、この位置における検討が重要であると考えている。第5.2.5 章で実施した「Noda et al.(2002)の手法による地震動を指標とした検討」及び第3.2.2章で実施した「基盤位置 における検討」について、T.P207.5mの位置で実施すること。	本編資料 3.2.2 P.3-19 本編資料 5.2.5 P.5-23, 5-24



- 1. 地震動評価に用いる地下構造モデルの作成の流れ
- 2. 地質調査及び地球物理学的調査による地下構造評価
 - 2-1 敷地周辺の重力探査の内容
 - 2-2 各種弾性波探査の内容
 - 2-2-1 各種弾性波探査及びトモグラフィ解析の流れ
 - 2-2-2 敷地周辺陸域の屈折法地震探査の内容
 - 2-2-3 敷地周辺海域の屈折法地震探査の内容
 - 2-2-4 敷地周辺の陸海連続弾性波探査の内容
 - 2-2-5 反射法地震探査及びオフセットVSP探査の内容
 - 2-2-6 各種屈折法地震探査データによるトモグラフィ解析の内容
 - 2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)
 - 2-4 地震基盤付近のカッティングス及びスポットコアによる岩種判定
 - 2-5 デイサイトの分布について
 - 2-6 大間層の性状について
 - 2-7 三次元地下構造モデル作成範囲(30km×40km)全体の作成結果
 - 2-8 水平成層モデルの諸元
 - 2-9 検討項目とリッカー波の中心周期
 - 2-10 二次元FEMモデルの地盤物性値
 - 2-11 三次元差分法モデルによる解析結果
- 3. 観測記録による地下構造評価
 - 3-1 検討において対象とした周期帯について
 - 3-2 佐藤ほか(2011)の概要
 - 3-3 各観測点における基準化スペクトルの検討
 - 3-4 基盤位置における基準化スペクトルの算定に用いた地下構造モデル
 - 3-5 各観測点における表土の層厚
 - 3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比
 - 3-7 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比の周期特性の評価
 - 3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比
 - 3-9 各観測点の常時微動のH/Vスペクトル比

- 4. 地下構造評価のまとめ
- 5. 一次元地下構造モデルの作成
 - 5-1 規制基準・審査ガイドにおける要求事項との関係について
 - 5-2 基盤の地震動を評価する位置の設定の妥当性の確認(補足)
 - 5-3 最適化地盤モデル(浅部) Vp・Qp構造
 - 5-4 観測記録の伝達関数の標準偏差
 - 5-5 観測記録とシミュレーション解析結果との比較
 - 5-6 玄武岩の上面標高
 - 5-7 頭打ちQ値モデルについて
 - 5-8 観測記録のP波部H/Vスペクトル比等の標準偏差
 - 5-9 スペクトルインバージョン解析の概要
 - 5-10 微動アレイ観測における1次高次モードの詳細について
 - 5-11 地震波干渉法による解析の概要について
 - 5-12 最大振幅法によるQ値の測定について
 - 5-13 地震基盤以深のQ値の妥当性について
 - 5-14 地盤モデルの解放基盤表面以浅の有無の影響について
 - 5-15 平成26年12月変更申請時の地下構造モデル

6. まとめ

※: 資料の章番号・章タイトルは、本編資料の章番号・章タイトルと整合させている。



(余白)

2. 地質調査及び地球物理学的調査による地下構造評価



- 1. 地震動評価に用いる地下構造モデルの作成の流れ
- 2. 地質調査及び地球物理学的調査による地下構造評価
 - 2-1 敷地周辺の重力探査の内容
 - 2-2 各種弾性波探査の内容
 - 2-2-1 各種弾性波探査及びトモグラフィ解析の流れ
 - 2-2-2 敷地周辺陸域の屈折法地震探査の内容
 - 2-2-3 敷地周辺海域の屈折法地震探査の内容
 - 2-2-4 敷地周辺の陸海連続弾性波探査の内容
 - 2-2-5 反射法地震探査及びオフセットVSP探査の内容
 - 2-2-6 各種屈折法地震探査データによるトモグラフィ解析の内容
 - 2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)
 - 2-4 地震基盤付近のカッティングス及びスポットコアによる岩種判定
 - 2-5 デイサイトの分布について
 - 2-6 大間層の性状について
 - 2-7 三次元地下構造モデル作成範囲(30km×40km)全体の作成結果
 - 2-8 水平成層モデルの諸元
 - 2-9 検討項目とリッカー波の中心周期
 - 2-10 二次元FEMモデルの地盤物性値
 - 2-11 三次元差分法モデルによる解析結果
- 3. 観測記録による地下構造評価
 - 3-1 検討において対象とした周期帯について
 - 3-2 佐藤ほか(2011)の概要
 - 3-3 各観測点における基準化スペクトルの検討
 - 3-4 基盤位置における基準化スペクトルの算定に用いた地下構造モデル
 - 3-5 各観測点における表土の層厚
 - 3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比
 - 3-7 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比の周期特性の評価
 - 3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比
 - 3-9 各観測点の常時微動のH/Vスペクトル比

- 4. 地下構造評価のまとめ
- 5. 一次元地下構造モデルの作成
 - 5-1 規制基準・審査ガイドにおける要求事項との関係について
 - 5-2 基盤の地震動を評価する位置の設定の妥当性の確認(補足)
 - 5-3 最適化地盤モデル(浅部) Vp・Qp構造
 - 5-4 観測記録の伝達関数の標準偏差
 - 5-5 観測記録とシミュレーション解析結果との比較
 - 5-6 玄武岩の上面標高
 - 5-7 頭打ちQ値モデルについて
 - 5-8 観測記録のP波部H/Vスペクトル比等の標準偏差
 - 5-9 スペクトルインバージョン解析の概要
 - 5-10 微動アレイ観測における1次高次モードの詳細について
 - 5-11 地震波干渉法による解析の概要について
 - 5-12 最大振幅法によるQ値の測定について
 - 5-13 地震基盤以深のQ値の妥当性について
 - 5-14 地盤モデルの解放基盤表面以浅の有無の影響について
 - 5-15 平成26年12月変更申請時の地下構造モデル

6. まとめ



• 左図は, 産総研(2013)¹⁾のグリッドデータを用いて作成した, 津軽海峡を中心とした広域のブーゲ重力異常図である。右図には, 重力測点 分布を示した。

注)本編資料P.2-13の重力異常図は、左図のうち下北半島北西部を拡大して表示したものである。



本編資料「屈折法・反射法地震探査(本編資料P.2-14~P.2-21参照)」及び「反射法地震探査及びオフセットVSP探査 (本編資料P.2-33~P.2-35参照)」に示す,各種弾性波探査データによるトモグラフィ解析の流れを以下に示す。

各種弾性波探査及びトモグラフィ解析の流れ



<u>補足説明資料での該当ページ</u>

項目		2−2−2 敷地周辺陸域の 屈折法地震探査	2−2−3 敷地周辺海域の 屈折法地震探査	2−2−4 敷地周辺の陸海連 続弾性波探査	2-2-5 反射法地震探査及び オフセットVSP探査
手順1	各種弾性波探査によるデータ取得	P.2-4	P.2-7, P.2-8	P.2-11	P.2-14, P.2-15
手順2	トモグラフィ解析※による速度構造モ デル作成	P.2-5	P.2-9	P.2-12	P.2-16
手順3	速度構造モデルの妥当性の検証	P.2-6	P.2-10	P.2-13	P.2-17

※トモグラフィ解析の具体的な内容については、「2-2-6 各種屈折法地震探査データによるトモグラフィ解析の内容(P.2-18~P.2-20)」を参照。

2-2 各種弾性波探査の内容

2-2-2 敷地周辺陸域の屈折法地震探査の内容(1/3)



第822回審査会合

資料2-2 P.2-4 再掲

凡 例

調査位置及び仕様

				, , , , , , , , , , , , , , , , , , , ,
陸	₫域での屈折法	ち 地震探査の仕様	び 弁天島 大間 根田内崎	 発破による弾性波探査
:	項目	仕様	SP-2 山 蛇浦 大間原子力発電所	● :45EASM-1孔(掘削長約1,500m) C C'. ₂₉₁₁₁₁₁₁
測線	測線数 測線長	1測線 約25km	一	
発震系	地点数 薬量 発破孔深度	4地点 北側2地点 54kg/地点 南側2地点 108kg/地点 50m(SP-1地点) 40m(SP-2, 3, 4地点)	原田 大佐 _井 」 天越 SP ⁻³	
受振系	受振器 受振点間隔 受振器数/点 総受振点数	上下動成分受振器(10Hz) 敷地外100m,敷地内50m 3個/点 246点	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	South Start
記録系	探鉱機 サンプル間隔 記録長	独立型データロガー 4msec 15sec	SP-4	
	(*****	またはにといっていたの		

・表に示す仕様により実施した屈折法地震探査のデータを用い、「2-2-6」に示す手順でト
 モグラフィ解析を行った。

注)本頁は、「敷地周辺陸域の屈折法地震探査(本編資料P.2-14, P.2-15参照)」の調査位置及び仕様を示したものである。



度構造モデルを作成した。





トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルでの計算走時と観測走時の比較

トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルで計算した初動走時と観測による初動走時を比較することで、速度構造モデルの妥当性を確認した。
 トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルによる計算走時は、観測走時を良く再現できていることから、トモグラフィ解析による速度構造モデルは妥当であると判断した。



注)本頁は、「敷地周辺海域の屈折法地震探査(本編資料P.2-16, P.2-17参照)」の調査位置を示したものである。

2-2 各種弾性波探査の内容

2-2-3 敷地周辺海域の屈折法地震探査の内容(2/4)



調査仕様

発振系		受振系		測線	
発振器	間隔	受振器	測点数	方向	延長
ラモント型エアガン 容量 200 圧力 約130kg/cm ² 発振エネルギー 約45万J/回 発振深さ 海面下20m	200~300m	水中部 ハイドロフォン受振器 海底面に設置 (日本物理探鉱 51R)	5点	西北西	30km
		陸上部 感振器(ジオフォン) (GEOSPACE社 GSC-11D)	1点		

沖合部 測定作業模式図



発振器(エアガン)



・表に示す仕様により実施した屈折法地震探査のデータを用い、「2-2-6」に示す手順でトモグラフィ解析を行った。

注)本頁は,「敷地周辺海域の屈折法地震探査(本編資料P.2-16, P.2-17)」の調査仕様を示したものである。

2-2 各種弾性波探査の内容 2-2-3 敷地周辺海域の屈折法地震探査の内容(3/4) 第822回審査会合 資料2-2 P.2-9 再掲 トモグラフィ解析により作成した速度構造モデル 2-9



・屈折法地震探査のデータを用い、「2-2-6」に示す手順でトモグラフィ解析を行うことにより、速度構造モデルを作成した。





トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルでの計算走時と観測走時の比較

トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルで計算した初動走時と観測による初動走時を比較することで、速度構造モデルの妥当性を確認した。
 トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルによる計算走時は、観測走時を良く再現できていることから、トモグラフィ解析による速度構造モデルは妥当であると判断した。

2-2 各種弾性波探査の内容

調査位置及び仕様

2-2-4 敷地周辺の陸海連続弾性波探査の内容(1/3)





陸海連続弾性波探査の主な仕様

	括则	调纳巨	発振系			受振系	
	↑里刀刂	则称文	種別 発振源の仕様		間隔	受振器	間隔
	防市	約4.21,000	通常発振	通常発振 B波中型バイブレータ 1~3台		*+	約5m
	座域	ส บ4.3Km	稠密発振	稠密発振 P波中型バイブレータ 1台		27,272	
	海樹	約5.7km (うち,約 2.5kmは 発振のみ)	中型エアガン 発振	容量 480 cu.in. 水深5~15mに適用	約日本	ハイドロフォン 及び 3成分加速度 センサ	ሄኅንፍታል
	/毋-找		大型エアガン 発振	容量 1,500 cu.in. 水深15m以上に適用	πyom		ψλζοιμ
	10 - 10 - 10 - 10 - 10 - 10 - 10 - 10 -		20	Л	, 例		
	100	F	a de la compañía de	• 発	法 志 王 王 王 () () () () () () () () (
F	1 Alexandre			F F' _{@2}	? 扳 测称 ?长紫玉荷	要	
		26777	-PP		F 171 四1 四1 11		
炉心位置 敷地境界			・ え と 加 の 角	長に示す仕様により∮ のデータを用い,「2-2 解析を行った。	፪施した№ 2-6」に示	淕海連続弾性派 す手順でトモグ	皮探査 `ラフィ

調査位置図

A A

注)本頁は、「敷地周辺の陸海連続弾性波探査(本編資料P.2-18, P.2-19参照)」の調査位置及び仕様を示したものである。



度構造モデルを作成した。



トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルでの計算走時と観測走時の比較

観測走時

トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルで計算した初動走時と観測による初動走時を比較することで、速度構造モデルの妥当性を確認した。
 トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルによる計算走時は、観測走時を良く再現できていることから、トモグラフィ解析による速度構造モデルは妥当であると判断した。



調査位置図

・地震基盤までの速度構造を把握するために、上図に示す調査測線で反射法地震探査及び深部 ボーリングSD-1孔を利用したオフセットVSP探査を実施した。

注)本頁は、「反射法地震探査及びオフセットVSP探査(本編資料P.2-33~P.2-35参照)」の調査位置を示したものである。

★ 1 11115 100数值地図【大聞】に加約

2-2 各種弾性波探査の内容

2-2-5 反射法地震探査及びオフセットVSP探査の内容(2/4)

調査仕様

項目					
		P波発振	S波発振		
	受振深度	深度20~	~2,480m		
フロローズ	孔内受振点間隔	15m(一部区間100m)			
北内文派术	受振点数	119点			
	受振器	3成分	受振器		
	測線長	3.0km	0.86km(敷地内)		
地表受振系	地表受振点間隔	10m			
	受振点数	301点	87点		
	発振測線長	3.0km	0.86km(敷地内)		
発振系	発振源	大型バイブレータ2台	S波バイブレータ1台		
	標準発振点間隔	50m			
	総発振点数	60点	18点(敷地内)		







孔内3成分受振器



表に示す仕様により実施したオフセットV
 SP探査のデータを用い、「2-2-6」に示す
 手順でトモグラフィ解析を行った。

第822回審査会合

資料2-2 P.2-15 再掲

2 - 15

注)本頁は、「反射法地震探査及びオフセットVSP探査 (本編資料P.2-33~P.2-35)」の調査仕様を示した ものである。



反射法地震探査及びオフセットVSP探査のトモグラフィ解析結果

 ・オフセットVSP探査のデータを用い、「2-2-6」に示す手順でトモグラフィ解析を行うことにより、 速度構造モデルを作成した。

2-2 各種弾性波探査の内容 2-2-5 反射法地震探査及びオフセットVSP探査の内容(4/4)





第822回審査会合

資料2-2 P.2-17 再掲

2-17

POWER



トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルで計算した初動走時と観測による初動走時を比較することで、速度構造モデルの妥当性を確認した。
 トモグラフィ解析により作成した速度構造モデルによる計算走時は、観測走時を良く再現できているこ

とから、トモグラフィ解析による速度構造モデルは妥当であると判断した。

2-2 各種弾性波探査の内容





第822回審査会合 資料2−2 P.2−18 再掲 2 - 18

POWER



「2-2-2」~「2-2-5」に示す、各種弾性波探査で得られたデータを用いたトモグラフィ解析の手順を示す。
 本フローに示すように、100パターンのランダムな初期速度構造モデル^{※1}に対し、トモグラフィックインバージョンを実施し、これにより出来上がった100パターンの収束速度構造を平均した平均速度分布を最終の速度構造モデルとした。

^{※1 100}パターンの初期速度構造モデルの詳細については, P.2-19, P.2-20を参照。

^{※2} 初動の読み取りに用いた発振記録については、第822回審査会合資料 机上配布資料3を参照。

2-2 各種弾性波探査の内容

2-2-6 各種屈折法地震探査データによるトモグラフィ解析の内容(2/3)

<u>解析領域セル分割及び初期速度構造モデル</u>

1. 解析領域セル分割

视大夕	トモグラフィ解析で	のセルのサイズ	/# *	
採宜石	水平方向	鉛直方向	加大	
敷地周辺陸域の屈折法地震探査	100m	100m	受振点間隔(敷地外100m,敷地内50m)を考慮して設定。	
敷地周辺海域の屈折法地震探査	100m	20m	発振点間隔(敷地外200~300m)を考慮して設定。	
敷地周辺の陸海連続弾性波探査	10m	10m	発振点間隔(5~10m)を考慮して設定。	
反射法地震探査及びオフセットVSP探査	10m	10m	受振点間隔(地表10m, 孔内15m)を考慮して設定。	

2 - 19

POWER

第822回審査会合 資料2-2 P.2-19 再掲

2. 初期速度構造モデルの設定条件

(敷地周辺陸域の屈折法地震探査を例として示す)





(敷地周辺陸域の屈折法地震探査を例として示す)

<u>1. 解析例</u>

-500 標高 -1000 T.P. -1500

-2.50

(m)



2 - 20



<u>本節の位置づけ</u>

本編資料「深部ボーリング調査結果 ①柱状図(本編資料P.2-30参照)」の詳細として、深部ボーリングSD-1孔の調査で確認した、易国間層、大間層、貫入岩(玄武岩)、桧川層、金八沢層、長浜層について、各層の代表的なコア写真を次頁以降に示す。

•なお,深部ボーリングSD-1孔の地質柱状図及びコア写真については,第822回審査会合資料 机上配布資料2の「1.」に示す。

2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)(2/7)

易国間層の性状

淡灰色火山礫凝灰岩、凝灰角礫岩

第822回審査会合

資料2-2 P.2-22 再掲

2-22

POWER

T.P.-23.87m~-33.87m(深度50m~60m)



2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)(3/7)

<u>大間層の性状</u>

シルト岩

T.P.-178.87m~-183.87m(深度205m~210m)

第822回審査会合

資料2−2 P.2−23 再掲

2-23



2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)(4/7)

貫入岩(玄武岩)の性状



第822回審査会合

2-24

2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)(5/7) (資料2-2 P.2-25 再掲

<u>桧川層の性状</u>



第822回審査会合

2 - 25

2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)(6/7)

<u>金八沢層の性状</u>



第822回審査会合

2-26

2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)(7/7)

<u>長浜層の性状</u>



第822回審査会合

2-27





T.P.-2,209m(深度2,235m) カッティングス:礫岩

黒色泥質岩(bms), 灰色泥質岩(gms), 凝灰岩(tf), 赤色チャート (rch), 白色脈(wv)等が認められ, 岩種は泥質岩を基質とする礫岩 と判断される。

新第三系(金八沢層)

先新第三系(長浜層)





T.P.-2,214m(深度2,240m) カッティングス: 粘板岩 縞模様の組織が特徴的な灰色粘板岩(gsl)のカッティングスが多く認 められ,その他に少量の黒色泥質岩(bms),灰色泥質岩(gms),白色 脈(wv)等が見られる。安山岩,凝灰岩等のカッティングスは少なく、 岩種は粘板岩と判断される。



T.P.-2,273.87m~-2,276.87m (深度2,300m~2,303m) スポットコア:粘板岩 縞状組織を有する珪質な粘板岩からなり、石英等の白 色鉱物脈を伴う。



重力探査結果によれば、原子炉建屋の北方において南北1km程度、東西0.7km程度の範囲の高重力異常域が分布する。
 ボーリング調査の結果から、この高重力異常域にはデイサイトの貫入岩が餅盤状に分布すると推定される。

注)本頁は,本編資料P.2-40において「デイサイトの分布範囲は,敷地の北部に限定される。」としたことの詳細を示したものである。

2-6 大間層の性状について(1/6)

第822回審査会合 2 - 30資料2-2 P.2-30 再掲 POWER

大間層のボーリングコア写真掲載の対象孔



大間層のボーリングコア写真を示す。

(特定重大事故等対処施設及び防護上の観点から公開不可の施設を除く)。


※:東西方向Y-Y'断面のボーリング孔でのT.P.-260m付近のコア写真は, 第822回審査会合資料 机上配布資料2の「3.3.2」を参照。



・大間層は新鮮であり、風化は認められない。

凡例 <mark>Ⅰ</mark>:T.P.-260m

※:南北方向a-a'断面のボーリング孔でのT.P.-260m付近のコア写真は, 第822回審査会合資料 机上配布資料2の「3.3.3」を参照。

2-6 大間層の性状について(4/6)



・大間層は新鮮であり、風化は認められない。



第822回審査会合

2 - 33

凡例 **Ⅰ**:T.P.-260m

※:東西方向b-b'断面のボーリング孔でのT.P.-260m付近のコア写真は, 第822回審査会合資料 机上配布資料2の「3.3.4」を参照。

2-6 大間層の性状について(5/6)



・大間層は新鮮であり、風化は認められない。



第822回審査会合

資料2-2 P.2-34 再掲

凡例 <mark>Ⅰ</mark>:T.P.-260m

※:南北方向c-c'断面のボーリング孔でのT.P.-260m付近のコア写真は, 第822回審査会合資料 机上配布資料2の「3.3.5」を参照。

2-34

2-6 大間層の性状について(6/6)







※:南北方向d-d'断面のボーリング孔でのT.P.-260m付近のコア写真は, 第822回審査会合資料 机上配布資料2の「3.3.6」を参照。





ジョイントインバージョン解析により作成した三次元地下構造モデル作成範囲(30km×40km)全体の鳥瞰図を示す。

注)三次元地下構造モデルのうち,評価範囲(10km×10km)の鳥瞰図については,本編資料P.2-60を参照。

2-8 水平成層モデルの諸元 (1/2)

「2.2.3 深部の地下構造の影響検討」に用いた水平成層モデル



水平成層モデル



コメントNo.S3-11

速度(km/s)

2 - 37

POWER

※1:上端標高及び層厚は整数にて表示。

※2:速度層区分は, P.2-44の図に示す。

水平成層モデルの速度構造

注)本頁は,本編資料「2.2.3 深部の地下構造の影響検討」に用いた 水平成層モデル(本編資料P.2-81, P.2-82参照)の諸元を示した ものである。 2-8 水平成層モデルの諸元 (2/2)

「2.2.4 浅部の地下構造の影響検討」に用いた水平成層モデル





コメントNo.S3-11

1

0

速度(km/s)

2

3

4

2-38

POWER

水平成層モデルの速度構造

※1:上端標高及び層厚は整数にて表示。 ※2:速度層区分は, P.2-44の図に示す。

注)本頁は、本編資料「2.2.4.2 二次元FEMモデルによる検討」 に用いた水平成層モデル(本編資料P.2-131~P.2-133参照) の諸元を示したものである。



 二次元FEMモデルによる検討については、深部の地下構造の影響検討と同様に、中心周期1.0秒及び0.2秒の リッカー波を入力波とした解析を実施した。

 三次元差分法モデルによる検討については、既往の研究事例での検討実績等※を考慮の上、中心周期1.0秒の リッカー波を入力波とした解析を実施し、二次元FEMモデルによる検討結果との整合性を確認した。

〇検討項目と解析に用いたリッカー波の中心周期との関係

冷計石口	リッカー波の中心周期		
使討項日	1.0秒	0.2秒	
二次元FEMモデルによる検討(2.2.4.2項)	実施 1 応答の比較	実施	
三次元差分法モデルによる確認(2.2.4.3項)	<u>2.2.4.3.4項,</u> <u>2.2.4.3.5項</u> 実施	実施しない	

※:既往の研究事例での検討実績等については、P.2-40を参照。

コメントNo.S3-11

注)本節は、本編資料2.2.4.1項(本編資料P.2-129参照)及び 本編資料2.2.4.3項(本編資料P.2-203, P.2-204参照)に 関する補足説明資料。

2-9 検討項目とリッカー波の中心周期(2/3)

三次元差分法モデルによる検討において対象とされている周波数範囲

- 既往の研究事例及び文献等の実績によれば、浅部の構造を含む三次元差分法モデルによる解析は1Hz ~2Hz程度よりも低周波数側の範囲で実施されている。
- 地震調査研究推進本部(2017)²⁾の概要については, P.2-41を参照。
- 1. 既往の研究事例

浅部・深部地盤を対象とした三次元差分法による既往の研究事例の周波数範囲

文献	対象周波数	最小Vs (m/s)	最小波長 (m)	水平格子 間隔(m)	対象地域
地震調査研究推進 本部(2017)	1Hzより 低周波数側	350	350	70	関東平野
片岡·永野(2020) ³⁾	0.1~1Hz	100	100	20	大阪平野
新色•山中(2013) ⁴⁾	1.3Hz(周期0.75秒)より 低周波数側	100	75	15	石巻平野
上林ら(2010) 5)	2Hzより 低周波数側	200	100	20	大阪平野

↓ 送部・深部地盤を対象とした解析事例は、1Hz~2Hz程度よりも低周波数側の範囲で実施されている。

2. 文献等[※]による知見からの判断 ※: 例えば, 盛川・山中(2019)⁶⁾

■モデル化の条件

- モデルの格子間隔は、入力波1波長の5分の1を十分に満足する必要がある。
- 入力波が,上記のモデルの格子間隔との関係性に比べて,高周波数側となる場合は,テイラー展開による離 散化による誤差が大きくなる。

■留意事項

 差分法は、格子点上に物性値を与える手法であり、速度層が傾斜している場合には境界面が階段状にモデル 化され、段差の部分からの散乱波により誤差が生じるとされている。

ここで,高周波数のリッカー波を入射させた場合,低速度層では波長が短くなることにより,1せん断波あたりに 通過する格子の数が少なくなり,散乱波が生じやすくなる。



コメントNo.S3-11



2-9 検討項目とリッカー波の中心周期(3/3)

地震調査研究推進本部(2017)の概要

コメントNo.S3-11

2-41

- 地震調査研究推進本部(2017)においては、地震動ハザードを評価するために作成した関東地方の浅部・深部統 合地盤構造モデルについて、モデル作成に用いたデータや具体的な作業手法について説明されている。
- 具体的な作業手法のうち、三次元速度構造モデルの検証として、周期1秒以上の長周期帯域での差分法を用い た地震動の再現計算が行われている。



(地震調査研究推進本部(2017)より抜粋)

 浅部・深部統合地盤構造モデルを用いて三次元差分法に よる地震動シミュレーションを行い、長周期成分の地震動の 再現性によるモデルの検証が行われている。(フロー右側)

(地震調査研究推進本部(2017)より抜粋)

- 長周期成分の地震動の再現性によるモデルの検証を行 うため、周期1秒よりも長周期側の解析が行われている。
- 解析に当たっては、赤点線(Vs=350m/sの上面)を解放 工学的基盤上面として計算が行われている。
- 三次元差分法による再現計算の波形と観測記録の 波形の比較が行われている。

(地震調査研究推進本部(2017)に一部加筆・修正)





2-10 二次元FEMモデルの地盤物性値(1/2)

解放基盤表面以浅の構造を含む二次元FEMモデルの地盤物性値

地盤物性値								
速度層区分	地層·岩盤区分	密度 ^{※1} ρ(t/m³)	S波速度 ^{※2} Vs(km/s)	減衰定数 ^{※3} h(%)				
1	第四系·火山砕屑岩 (風化部)	1.64	0.32	8.				
2	易国間層上部層	1.91	0.82	8.				
3	易国間層下部層	2.09	1.12	1				
4	大間層	1.48	0.56	3.				
5	大間層	1.55	0.66	2.				
北①	大畑層	2.12	0.54	3.				
北②	易国間層·大間層	1.54	0.49	3.				
北③	大間層	1.60	0.60	3.				
北④	デイサイト	2.39	1.68	0.2				
北5	玄武岩(角礫状)	2.13	1.14	1				
6	大間層	1.83~1.89	0.86~0.92	2.				
\bigcirc	大間層	1.88~1.90	0.90~0.93	0.2				
8	大間層	1.50	0.39	3.				
9	玄武岩	2.15~2.16	1.36~1.37	0.2				
10	玄武岩	2.17~2.42	1.41~2.01	0.2				
1	桧川・金八沢層	2.45~2.46	2.07~2.09	0.2				
12	桧川·金八沢層	2.45~2.46	2.07~2.09	0.2				
13	桧川・金八沢層	2.57~2.63	2.51 ~ 2.76	0.2				
14)	長浜層	2.69	3.15	0.1				

• 解放基盤表面以浅の構造を含む二次元FEMモデルの 地盤物性値を左表に示す。

コメントNo.S3-11

・ 二次元FEMモデルの速度層区分は、次頁の図に示す。

※1:速度層①~⑤, 北①~⑤のρは, ボーリングコア等から採取した試料の物理試験結果に 基づき設定。

速度層⑥~⑭のρは, ジョイントインバージョン解析で得られた三次元地下構造モデルに 基づき設定。

※2:速度層①~⑤, 北①~④のVsは, 本編資料P.2-41及びP.2-42に示す原子炉建屋設置 位置付近のボーリング孔で実施したPS検層の結果に基づき設定。

速度層北⑤のVsは、本編資料P.2-41のA'-7、P-4、P.2-46のSB-034等のボーリング孔 で実施した玄武岩(角礫状)のPS検層結果に基づき設定。

速度層⑥~⑭のVsは, ジョイントインバージョン解析で得られた三次元地下構造モデルに 基づき設定。

※3:各層のhは、本編資料の5章で示す、最適化地盤モデルの5Hzに相当するQs値に基づき 設定。

> 注)本節は、本編資料「2.2.4.2 二次元FEMモデルによる検討」に 用いた二次元FEMモデル(本編資料P.2-132, P.2-133参照) の地盤物性値に関する補足説明資料。



2-10 二次元FEMモデルの地盤物性値(2/2)

解放基盤表面以浅の構造を含む二次元FEMモデルの速度層区分



2-44

POWER

コメントNo.S3-11

解放基盤表面以浅の構造を含む二次元FEMモデルの速度層区分



<u>浅部構造の影響確認(T.P.-260mにおける評価範囲)</u>



・ 解放基盤表面の設定深さ(T.P.-260m)における評価範囲は, 重要な安全機能を有する施設※2の設置範囲を考慮して設定した。

※2:「実用発電用原子炉及びその附属施設の位置,構造及び設備の基準に関する規則」の第三条の「耐震重要施設」及び第三十八条の「重大事故等対処施設」をいう。

注)本節は、本編資料「2.2.4.3 三次元差分法モデルによる確認」に関する補足説明資料。

2 - 45

POWER

コメントNo.S3-11



における各評価点の最大応答値は,安定している。

安定している。























2-11 三次元差分法モデルによる解析結果(14/26)

<u>浅部構造の影響確認(T.P.-7.5mにおける評価範囲)</u>



2 - 58

POWER

コメントNo.S3-11

• 原子炉建屋の支持地盤に近い位置(T.P.-7.5m)における評価範囲は,重要な安全機能を有する施設^{※2}の設置範囲を考慮して設定した。

※2:「実用発電用原子炉及びその附属施設の位置,構造及び設備の基準に関する規則」の第三条の「耐震重要施設」及び第三十八条の「重大事故等対処施設」をいう。
























3. 観測記録による地下構造評価

- 1. 地震動評価に用いる地下構造モデルの作成の流れ
- 2. 地質調査及び地球物理学的調査による地下構造評価
 - 2-1 敷地周辺の重力探査の内容
 - 2-2 各種弾性波探査の内容
 - 2-2-1 各種弾性波探査及びトモグラフィ解析の流れ
 - 2-2-2 敷地周辺陸域の屈折法地震探査の内容
 - 2-2-3 敷地周辺海域の屈折法地震探査の内容
 - 2-2-4 敷地周辺の陸海連続弾性波探査の内容
 - 2-2-5 反射法地震探査及びオフセットVSP探査の内容
 - 2-2-6 各種屈折法地震探査データによるトモグラフィ解析の内容
 - 2-3 深部ボーリングの調査結果(柱状図及びコア写真)
 - 2-4 地震基盤付近のカッティングス及びスポットコアによる岩種判定
 - 2-5 デイサイトの分布について
 - 2-6 大間層の性状について
 - 2-7 三次元地下構造モデル作成範囲(30km×40km)全体の作成結果
 - 2-8 水平成層モデルの諸元
 - 2-9 検討項目とリッカー波の中心周期
 - 2-10 二次元FEMモデルの地盤物性値
 - 2-11 三次元差分法モデルによる解析結果
- 3. 観測記録による地下構造評価
 - 3-1 検討において対象とした周期帯について
 - 3-2 佐藤ほか(2011)の概要
 - 3-3 各観測点における基準化スペクトルの検討
 - 3-4 基盤位置における基準化スペクトルの算定に用いた地下構造モデル
 - 3-5 各観測点における表土の層厚
 - 3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比
 - 3-7 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比の周期特性の評価
 - 3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比
 - 3-9 各観測点の常時微動のH/Vスペクトル比

- 4. 地下構造評価のまとめ
- 5. 一次元地下構造モデルの作成
 - 5-1 規制基準・審査ガイドにおける要求事項との関係について
 - 5-2 基盤の地震動を評価する位置の設定の妥当性の確認(補足)
 - 5-3 最適化地盤モデル(浅部) Vp・Qp構造
 - 5-4 観測記録の伝達関数の標準偏差
 - 5-5 観測記録とシミュレーション解析結果との比較
 - 5-6 玄武岩の上面標高
 - 5-7 頭打ちQ値モデルについて
 - 5-8 観測記録のP波部H/Vスペクトル比等の標準偏差
 - 5-9 スペクトルインバージョン解析の概要
 - 5-10 微動アレイ観測における1次高次モードの詳細について
 - 5-11 地震波干渉法による解析の概要について
 - 5-12 最大振幅法によるQ値の測定について
 - 5-13 地震基盤以深のQ値の妥当性について
 - 5-14 地盤モデルの解放基盤表面以浅の有無の影響について
 - 5-15 平成26年12月変更申請時の地下構造モデル

6. まとめ



3-1 検討において対象とした周期帯について





<u>地震観測記録による検討及び一次元地下構造モデルの作成において対象とした周期帯</u>

地震観測記録による検討(本編資料3章)



ー次元地下構造モデルの作成(本編資料5章)

浅部地下構造モデル

浅部地下構造モデルの作成		
/	最適化地盤モデル(浅部)の作成	
	1 1	
妥当性の検証		
	観測記録のシミュレーション解析	
解放基盤表面における地震動の特徴	解放基盤表面における地震動の特徴	



周期(秒)

3-2 佐藤ほか(2011)の概要(1/3)

第822回審査会合 資料2-2 P.3-3 再掲



P-Wave Velocity (m/s)

【既往の知見 Kobayashi et al.(2000)】



佐藤ほか(2011)における検討の流れ

佐藤ほか(2011)(S波入射を仮定)

に震央方位による変化が生じることが期待される.

- Kobayashi et al.(2000)¹⁾では、P波部のH/Vスペクトル比が、堆積層のP波入射による伝達関数に強く依存することに着目し、 H/Vスペクトル比の逆解析により、地下構造を推定する手法が提案されている。
- 佐藤ほか(2011)²⁾では、S波部のH/Vスペクトル比も敷地の地盤特性に依存すると考え、地震動の増幅特性の異方性を評価する 手法として、地震波の到来方向によるS波部のH/Vスペクトル比の変動を指標とすることを提案している。
- また、同手法を地下構造が既知の関東平野に適用し、地下構造の不整形性が小さい関東平野中央部の観測点と、不整形性が 大きい関東平野外縁部の観測点を対象に、地震観測記録により手法の有効性を確認している。

注)本節は、本編資料3.2.1項に関する補足説明資料。

3-2 佐藤ほか(2011)の概要(2/3)



第822回審査会合

資料2-2 P.3-4 再掲

3 - 4

 佐藤ほか(2011)では、地下構造の不整形性が小さい関東平野中央部の観測点^{※1}と、地下構造の不整形性が大きい 関東平野外縁部の観測点^{※2}について、それぞれ到来方向による平均H/Vスペクトル比の標準偏差が求められている。 ※1:SITH01, IBRH10, IBR014, CHB001 ※2:SIT004, SIT005, SIT012, TKY003, IBRH14, IBRH19



佐藤ほか(2011)における平均H/Vスペクトル比の対数標準偏差 (佐藤ほか(2011)に一部加筆・修正)

 地下構造の不整形性が小さい関東平野中央部の観測点は、不整形性が大きい関東平野外縁部の観測点と 比較して、到来方向による平均H/Vスペクトル比の標準偏差が小さいとされている。

3-5

POWER

第822回審査会合

資料2-2 P.3-5 再掲



各観測点における平均基準化スペクトル^{※1}の到来方向によるばらつきは小さい。
 (地表の観測点間の平均基準化スペクトルの高振動数側の相違は、浅部地盤の影響と考えられる。)

注)本節は、本編資料3.2.2項に関する補足説明資料。

第822回審査会合 3-7 3-3 各観測点における基準化スペクトルの検討(2/4) 資料2-2 P.3-7 再掲 <u>S波の初動部に着目した検</u>討 (すべての観測記録の解析区間を5.12秒とした場合) No.1/No.15 No.3/No.15 No.4/No.15 No.5/No.15 No.6/No.15 No.2/No.15 141 142 143 Ratio 100 atio 301 Satio Ratio Ratio Ratio Spectrum 10 **E** 10 Ę 10 Spectri *™*ル−ブ 8 グループ 1 Spect 8 <u>5</u> 1° N-7° 7 Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) No.7/No.15 No.8/No.15 No.9/No.15 No.10/No.15 No.11/No.15 No.12/No.15 Ratio 10' ,010 Ratio Natio 101 Ratio 10 Ratic グループ 6 § 10 E 10 Ę 10 Spectrum § 10 Spectn Spectr å Š <u>_</u> PC 0.1 <u>й</u> 0.1 <u>ල</u> 0.1 ළ _{0.1} 10 10 10 Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) 139 143 0 10 20 30 40 50 60 70 80 90 100 No.13/No.15 No.14/No.15 No.16/No.15 No.17/No.15 No.18/No.15 No.19/No.15 ·M2 0:M3 0:M4 0:M5 **震源深さ**(km) Ratio Ratio Ratio Sawada et al.(2016)に一部加筆・修正 Rat 퉖 Ę 10 **E** 10 **5** 10 § 10 E 10 **E** 10 Spectru Spectr ŝ Š ŝ Fourier 0.1 方位グループ <u>ē</u> .0 <mark>0</mark>. .0 전 P 0.1 D 0.1 10 Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz) Frequency (Hz)

43'

42

41

40



各観測点における方位グループごとの平均基準化スペクトル

・解放基盤表面より浅部における地震波の散乱や反射の影響を極力排除するため、S波の初動部に着目し、観測記録の解析区間を短く 設定^{※1}して評価した結果、継続時間に応じて評価した場合(P.3-6参照)と同様の結果が得られたことから、浅部の地下構造による地震 波の散乱、反射等の影響は小さいと考えられ、敷地の地下構造に地震動の主要動部に影響を及ぼすような不整形はないと考えられる。

3-3 各観測点における基準化スペクトルの検討(3/4)



<u>各観測点における地震ごとのスペクトル密度比の変動の評価</u> No.2 No.1 No.3 No.4 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 10.00 Isity Ratio 0.00 gatio .0 10.00 .01 10.00 gation S.D. : 0.15 S.D. : 0.10 S.D. : 0.12 S.D. : 0.13 1.00 1.00 Den 1.00 1.00 Spectral E æ 0.10 135 180 225 270 315 135 315 36 90 180 270 360 135 180 225 270 315 360 135 180 270 方位(* 方位(Sawada et al.(2016) 方位(°) No.5^{**2} No.8 No.6 No.7 Ave. : 0.99 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 .0 10.00 gita .0.00 ggi .0.10.00 gatio <mark>을</mark> 10.00 S.D. : 0.14 S.D. : 0.18 S.D. : 0.17 S.D. : 0.14 튭 1.00 Dens 1.00 1.00 1.00 ctral ĕ 0.10 90 135 180 225 270 315 360 49 90 135 180 225 270 315 360 90 135 180 225 270 315 360 90 135 180 225 270 ٥ 45 方位(°) 方位(°) 方位(°) No.12 No.9 No.10 No.11 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 .0 10.00 .01 10.00 gatio .0 10.00 gatio 10.00 S.D. : 0.13 S.D. : 0.11 S.D. : 0.27 S.D. : 0.14 0 ø 1.00 Den 1.00 Den 1.00 1.00 - De 0 0 Spectral E a, ğ 135 180 225 270 315 360 270 315 270 45 90 45 135 180 225 360 135 180 225 315 360 135 180 225 270 方位(° 方位(°) 方位(No.16 No.13 No.14 No.17 Ave. : 0.99 Ave. : 1.00 Ave. : 1.00 Ave. : 0.99 .02 10.00 gr Ratio 10.00 Ratio 10.00 S.D. : 0.11 S.D. : 0.17 S.D. : 0.17 S.D. : 0.10 tral Densi 1.00 1.00 1.00 00 ğ 0.10 0.10 0.10 0.10 135 180 270 315 360 135 180 225 270 . 315 360 90 135 180 . 225 270 . 315 135 180 225 270 90 225 45 90 45 360 45 90 方位(°) 方位(° 方位(°) No.20 No.19 No.18 No.21 Ave. : 1.00 Ave. : 0.99 Ave. : 1.00 Ave. : 0.96 .9 10.00 .0 10.00 .0 10.00 Ratio 10.00 S.D. : 0.12 S.D. : 0.13 S.D. : 0.11 S.D. : 0.24 00 1.00 1.00 1.00 1.00 spectral Der 000 ē g 0.10 0.10 0.10 0.10 270 315 270 135 180 225 360 45 90 135 180 225 315 360 45 90 135 180 225 270 315 45 90 135 180 225 270 360 0 方位(°) 方位(°) 方位(°) No.23 No.22 凡例 ○: Radial成分とTransverse成分の平均 Ave. : 0.96 Ave. : 1.00 요 10.00 .0 10.00 S.D. : 0.22 S.D. : 0.16 Dens 1.00 1.00 ※1:解析区間は、継続時間に応じて各々S波到達以降5.12秒、10.24秒及び å 20.48秒とした。 pect 0.10 0.10 45 90 135 180 225 270 315 360 45 90 135 180 225 270 315 ※2:No.5は、Sawada et al. (2016)による。 方位(°) 方位(°) 各観測点における方位別にみた地震ごとのスペクトル密度比

各観測点における到来方向による地震ごとのスペクトル密度比※1のばらつきは小さい。 .

3-8

315

315

315

315

315

方位(°)

方位(°)

方位(°

方位(°)

方位(

3-3 各観測点における基準化スペクトルの検討 (4/4) ^{第822回審査会合} 資料2-2 P.3-9 再掲





各観測点における方位別にみた地震ごとのスペクトル密度比

 ・ 解放基盤表面より浅部における地震波の散乱や反射の影響を極力排除するため、S波の初動部に着目し、観測記録の解析区間を短く 設定^{※1}して評価した結果、継続時間に応じて評価した場合(P.3-8参照)と同様の結果が得られたことから、浅部の地下構造による地震 波の散乱、反射等の影響は小さいと考えられ、敷地の地下構造に地震動の主要動部に影響を及ぼすような不整形はないと考えられる。

3-9

3-4 基盤位置における基準化スペクトルの算定に用いた地下構造モデル



No.15(基準観測点)

層	上端標高	層厚	Vs	ρ	Qs	
No.	T.P.(m)	(m)	(m/s)	(t/m³)	Qo	n
1	+12	38	1020	1.95	5.97	0.000
2	-26	94	1230	2.14	1.00	0.999
3	-120	44	550	1.60	2.62	1.000
4	-164	92	650	1.54	11.1	0.997
5	-256	8	920	1.60	11.1	0.997

No.5観測点

層	上端標高	層厚	Vs p	Qs		
No.	T.P.(m)	(m)	(m/s)	(t/m³)	Qo	n
1	+8	5	300	1.63	4.40	0.175
2	+3	38	970	1.95	5.97	0.000
3	-35	106	1270	2.14	1.00	0.999
4	-141	40	650	1.60	2.62	1.000
5	-181	74	790	1.54	11.1	0.997
6	-255	8	1280	1.60	11.1	0.997

No.23観測点

(はぎとり解析に用いる浅部地下構造モデル)

層	層 上端標高 層厚 ∨	Vs p	ρ	Qs		
No.	T.P.(m)	(m)	(m/s)	(t/m³)	Qo	n
1	+32.5	1	53			
2	+31.5	1	93	1.47	4.47 0	0.453
3	+30.5	2	150			
4	+28.5	2	220	1 00	1.40	0.475
5	+26.5	6.5	460	1.63	4.40 0.	0.175
6	+20.0	20	720	1.95	5.97	0.000
7	0.0	64	1020	2.14	1.00	0.999
8	-64.0	68	520	1.60	2.62	1.000
9	-132.0	98	620	1.54	11.1	0.997
10	-230.0	8	860	1.60	11.1	0.997

No.11観測点

層	上端標高	層厚	Vs	Vs p	G	ls
No.	T.P.(m)	(m)	(m/s)	(t/m³)	Qo	n
1	+12	6	200	1.63	4.40	0.175
2	+6	12	790	1.95	5.97	0.000
3	-6	58	1290	2.14	1.00	0.999
4	-64	24	1370	2.14	1.00	0.999
5	-88	62	510	1.60	2.62	1.000
6	-150	78	590	1.54	11.1	0.997
7	-228	~	770	1.60	11.1	0.997

No.12観測点

層	上端標高	層厚	Vs p	Qs		
No.	T.P.(m)	(m)	(m/s)	(t/m³)	Qo	n
1	+26	12	320	1.63	4.40	0.175
2	+14	70	820	1.95	5.97	0.000
3	-56	92	1230	2.14	1.00	0.999
4	-148	34	560	1.60	2.62	1.000
5	-182	72	640	1.54	11.1	0.997
6	-254	8	790	1.60	11.1	0.997



f:振動数

 $Q(f) = Qo \cdot f^n$

※:火山砕屑岩(風化部)を除く。(岩盤分類図は、本編資料P.2-41参照。)

• 基盤位置における基準化スペクトルの算定に用いた地下構造モデルの速度構造は、観測点近傍のPS検層結果とした。

 密度(ρ)及び減衰(Qs)の値は、各観測点の地層区分及び速度構造を踏まえ、はぎとり解析に用いる浅部地下構造モデル(本編資料 P.5-19参照)の値を参照して設定した。

注)本節は、本編資料3.2.2項(補足2)に関する補足説明資料。

3-5 各観測点における表土の層厚



コメントNo.S3-13



各観測点の地盤の標高及び表土の層厚

注)本節は、本編資料3.2.2項(補足3)に関する補足説明資料。



(余白)

3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比 (1/6)

<u>検討の目的</u>

敷地内の鉛直アレイ地震観測地点の最も深い地震計の位置(T.P.-207.5m)より 浅部の地盤について、地震動に影響を及ぼすような不整形はないことを確認する ために、鉛直アレイ地震観測地点の異なる深度の観測記録を用いて、地震波の 到来方向による応答スペクトル比による変動を評価する。

<u>検討方法</u>

敷地内の鉛直アレイ地震観測地点において、1989年8月から2018年9月までに 得られた地震観測記録のうち、マグニチュード3以上かつ震央距離300km以内の 276地震の記録を対象に、最深部(T.P.-207.5m)と原子炉建屋の支持地盤に近い 位置(T.P.-7.5m)の記録の加速度応答スペクトル比^{※1}を求め、地震波の到来方向 による変動を評価する。



第822回審査会合

資料2-2 P.3-10 再掲

0

+50

0

-50

-100

-150

.P.(m)

▽地表 T.P.+32.5m

∇T.P.-7.5m

3 - 13

POWER

3000

速度(m/s)

2000

1000

3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比 (2/6)



凡例

●領域1 ●領域5

●領域2 ●領域6

●領域3 ●領域7

●領域4 ●領域8

検討に用いた地震

- 検討には下記条件を満たす地震の観測記録を用いた。
 - ① 鉛直アレイ地震観測地点を基準としてマグニチュード3以上かつ震央距離300km以内の地震
 - ② 十分なS/N比を有する観測記録



検討に用いた地震の震央分布

3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比 (3/6)



領域2

10

10

10



領域1における応答スペクトル比

領域2における応答スペクトル比

周期(s)

第822回審査会合

資料2-2 P.3-12 一部修正

----±標準偏差

周期(s)

周期(s)

0.1

0.1

0.1

領域1~8において、応答スペクトル比のばらつきは小さく、地震によって特異な傾向は認められない。

3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比 (4/6)



領域3における応答スペクトル比



第822回審査会合

資料2-2 P.3-13一部修正

領域4における応答スペクトル比

3-16

3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比(5/6)





第822回審査会合

資料2-2 P.3-14一部修正

領域6における応答スペクトル比

3-17

3-6 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比 (6/6)



領域7における応答スペクトル比



第822回審査会合

資料2-2 P.3-15一部修正

領域8における応答スペクトル比

3-18

3-7 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比の周期特性の評価(1/4)





応答スペクトル比(T.P.-7.5m/T.P.-207.5m)において、水平動の周期約1秒~約2秒、鉛直動の周期約0.5秒~約1秒にピークが見られ、
 同周期帯にT.P.-207.5m位置の観測記録の応答スペクトルの谷が見られる。

注)本節は、本編資料3.2.3項(補足)に関する補足説明資料。

3-7 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比の周期特性の評価 (2/4)





 応答スペクトル比(T.P.-7.5m/T.P.-207.5m)において,水平動の周期約1秒~約2秒,鉛直動の周期約0.5秒~約1秒にピークが見られ, 同周期帯でT.P.-207.5m位置の観測記録の応答スペクトルの谷が見られる。

3-7 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比の周期特性の評価 (3/4)

——各地震





各地震

・ 領域5及び領域6については、観測記録が少なく、T.P.-207.5m位置の観測記録の応答スペクトルの谷の位置は必ずしも明瞭ではない。
 ・ 応答スペクトル比(T.P.-7.5m/T.P.-207.5m)の傾向は、領域1~4とおおむね同様である。

3-7 領域ごとの異なる深度の応答スペクトル比の周期特性の評価 (4/4)





- ・ 領域7及び領域8については、領域5及び領域6と同様に観測記録が少なく、T.P.-207.5m位置の観測記録の応答スペクトルの谷の位置は 必ずしも明瞭ではない。
- 応答スペクトル比(T.P.-7.5m/T.P.-207.5m)の傾向は、領域1~4とおおむね同様である。

3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比 (1/7)



<u>検討の目的</u>

第822回審査会合 資料2-2 P.3-16 再掲

敷地周辺の地下構造に、地震動に影響を及ぼすような不整形はないことを確認するために、敷地内の鉛直アレイ地震観測地点及び 敷地周辺のKiK-net観測点において同時に得られた観測記録を対象に、地震波の到来方向による応答スペクトル比の変動を評価する。

<u>検討方法</u>

敷地内の鉛直アレイ地震観測地点の地中位置(T.P.-207.5m)及びKiK-net大間 観測点の地中位置(標高-91.57m)において同時に観測された,2000年7月から2018 年9月までの地震観測記録のうち,マグニチュード3以上かつ震央距離300km以内 の172地震の記録を対象に,両観測点における観測記録の応答スペクトル比[※]を求め, 地震波の到来方向による変動を評価する。

KiK-net大間観測点と敷地内の鉛直アレイ地震観測地点との離隔距離は2km程度 であり、同一の地震に対してほぼ同じ伝播経路を地震波が伝わってくるとみなすこと ができる。このため、同一の地震の両観測点における観測記録の応答スペクトルの 比を計算することにより、震源特性および伝播経路特性による影響を除去することが 可能となり、地震波の到来方向による応答スペクトル比の変動を評価することにより、 敷地周辺の地下構造による影響を確認することが可能となる。





※応答スペクトル比の評価式

 $R_{\underline{Ohma}}_{\underline{AOMH01}}(T) = \frac{S_{Ohma}(T) \cdot X_{Ohma}}{S_{AOMH01}(T) \cdot X_{AOMH01}}$

- $R_{\frac{Ohma}{AOMH01}}(T)$:応答スペクトル比
- *S_{Ohma}(T)* :敷地内の鉛直アレイ地震観測地点の加速度応答スペクトル (地中位置(T.P.-207.5m))
- S_{AOMH01}(T):KiK-net大間観測点の加速度応答スペクトル (地中位置(標高-91.57m))
- X_{Ohma}:敷地内の鉛直アレイ地震観測地点からの震源距離
- X_{AOMH01}:KiK-net大間観測点からの震源距離

注)本節は、本編資料3.2.4項に関する補足説明資料。



• 本検討においては,敷地内の鉛直アレイ地震観測地点のT.P.-207.5m位置及びKiK-net大間観測点の標高-91.57m位置の地震計において同時に得られた観測記録を用いた。

3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比 (3/7)

検討に用いた地震

- 検討には以下の条件を満たす172地震の観測記録を用いた。
 - ① KiK-net大間観測点の観測開始(2000年7月)から2018年9月までの地震
 - ② 鉛直アレイ地震観測地点及びKiK-net大間観測点において,同時に観測記録が得られた地震
 - ③ 鉛直アレイ地震観測地点を基準としてマグニチュード3以上かつ震央距離300km以内の地震
 - ④ 十分なS/N比を有する観測記録



検討に用いた地震の震央分布







3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比 (4/7)



領域2

10

10

10

第822回審査会合 資料2-2 P.3-19 一部修正



[•] 領域1~7において、応答スペクトル比のばらつきは小さく、地震によって特異な傾向は認められない。

3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比 (5/7)



領域4

第822回審査会合 資料2-2 P.3-20 一部修正

領域内の各地震の応答スペクトル比









領域4における応答スペクトル比



領域3における応答スペクトル比

3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比 (6/7)



資料2-2 P.3-21 一部修正











領域5における応答スペクトル比

周期(s)

1

10

0.1

0.1

0.01

領域6における応答スペクトル比

3-8 領域ごとのKiK-net大間観測点との応答スペクトル比 (7/7)



(第822回審査会合 資料2-2 P.3-22 一部修正









<u>各観測点の常時微動のH/Vスペクトル比の検討結果(1/2)</u>



• H/Vスペクトル比の観測点位置の違いによる変動は小さく、深部構造はおおむね同様であると考えられる。

• 一方, 高振動数側ではH/Vスペクトル比の変動がみられるが, 各観測点における表層の違いによるものと考えられる。

注)本節は、本編資料3.3節に関する補足説明資料。





<u>各観測点の常時微動のH/Vスペクトル比の検討結果(2/2)</u>



H/Vスペクトル比の観測点位置の違いによる変動は小さく、深部構造はおおむね同様であると考えられる。
 一方、高振動数側ではH/Vスペクトル比の変動がみられるが、各観測点における表層の違いによるものと考えられる。

※ :No.3は欠測, No.11はノイズの影響がみられるため, 評価に用いていない。