

再処理施設 廃棄物管理施設

設工認申請の対応状況について

令和6年1月31日



1.	今回説明の概要・・・・・・・5
2.	データの取得及び信頼性の確認・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
3.	データの敷地への適用・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
4.	データの整理・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
5.	データの再整理・・・・・・149
6.	敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルの設定・・・・・・・・・・・・・・・・・171
7.	今後の対応・・・・・・・・・173

「第五条 安全機能を有する施設の地盤」、 「第六条 地震による損傷の防止」の説明方針

【説明事項】

- ●Sクラスの耐震設計(Ss、Sd、水平地震力3Ci[※]、保有水平耐力)
- Bクラスの耐震設計(1.5Ci ※、上位クラスへの波及影響)
- ●Cクラスの耐震設計(1.0Ci *、上位クラスへの波及影響)

※建物構築物の場合。機器・配管系の場合は20%増しとして算定。



緑枠|: 今回一部説明する事項

分類		申請対象設備	1.設計条件及び評価 判断基準	2. 具体的な設備等の設計	3. 具体的な設備等の設計と 評価判断基準との照合
A.新規に設置するもの		【再処理施設】 Sクラス:4基 Cクラス:2、083基(Sクラスへの波及影響:21基)*1 【廃棄物管理施設】 Cクラス:5基		2-1 : システム設計、構造設計等 ・構造図、系統図等 2-2 : 解析・評価等 ・FRS、解析モデル、耐震評価等	 3-1:設計要求等との照合 3-2:評価判断基準等との照合 ・評価結果等と許容限界の比較
B.既設	B-1:設計条件が 変更になったもの	【再処理施設】 Sクラス:2、284基(耐震クラス変更:104基) Bクラス(Sクラスへの波及影響を考慮):60基 Cクラス(Sクラスへの波及影響を考慮):6基 【廃棄物管理施設】 Sクラス:9基 Cクラス(Sクラスへの波及影響を考慮):3基	Sクラスの耐震設計、 B、Cクラスの耐震設 計(上位クラスへの波 及影響)に係る設計 条件及び評価判断基	2-1 : システム設計、構造設計等 (工事有の場合) 2-2 : 解析・評価等 ・FRS、解析モデル、耐震評価等	3-1:設計要求等との照合 3-2:評価判断基準等との照合 ・評価結果等と許容限界との比較
	B-2:設計条件が 追加になったもの	-	準(特に、基準地震 動に基づく入力地震	-	-
	B-3:新たに申請 対象になったもの	-	動の策定)	-	_
	B-4:設計条件に 変更がないもの	【再処理施設】 Bクラス:1、134基* ² Cクラス:1、817基* ^{1、2} 【廃棄物管理施設】 Bクラス:9基 Cクラス:188基		変更がないことの 理由を説明	-

*1:Cクラスに分類される設備のうち、11・35条「火災等による損傷の防止」と12条「再処理施設内における溢水による損傷の防止」にて機能維持を要求する設備の評価方法等はB-1のSクラスと合わせて説明する方針 *2:B-4のB・Cクラスに分類される設備のうち、12条「再処理施設内における溢水による損傷の防止」で溢水源から除外する設備の評価方法等はB-1のSクラスと合わせて説明する方針

【主な説明内容】

▶ 申請対象設備を重要度毎に明確化 ➡ 申請対象設備は説明済み

* 既設設備の工事の有無や解析モデル等の評価方法の変更の有無は引き続き精査する。

- ▶ 設計条件及び評価判断基準の明確化(特に、基準地震動に基づく入力地震動の策定) ➡ P5~174
- ▶ 同じ評価方法になるものについては、同じ評価方法の纏まりを説明したうえで合理的に説明

「第三十二条 重大事故等対処施設の地盤」、「第三十三条 地震による損傷の防止」、 「第三十六条 重大事故等対処設備」のうち地震を要因とする重大事故等に対する施設の 耐震設計の説明方針

【説明事項】

分類		申請対象設備	1.設計条件及び評価判断 基準	2. 具体的な設備等の設計	3. 具体的な設備等の設計と 評価判断基準との照合
A.新規に設置するもの		【再処理施設】 常設耐震重要:1、148基 常設耐震重要以外:130基 可搬型設備:2、693基		 2-1:システム設計、構造設計等 ・構造図、系統図等 2-2:解析、評価等 ・入力地震動、FRS、解析モデル、耐震評価等(S、B、C、1.2Ss) ・地震を要因とする重大事故等に対する施設の評価判断基準の設定(1.2Ss) 等 	3-1:設計要求等との照合 3-2:評価判断基準等との照合 ・評価結果等と許容限界の比較 等
B.既設	B-1:設計条件が 変更になったもの	-	常設耐震重要SA設備の耐震 設計(Ss)、地震を要因とする 重大事故等に対する施設の耐 震設計(1.2Ss)等の設計条 件及び評価判断基準	-	_
	B-2:設計条件が 追加になったもの	【再処理施設】 常設耐震重要:807基 常設耐震重要以外:130基		 2-1:システム設計、構造設計等 (工事有の場合) 2-2:解析、評価等 ・入力地震動、FRS、解析モデル、 耐震評価等(S、1.2Ss) ・地震を要因とする重大事故等に 対する施設の評価判断基準の 設定(1.2Ss) 等 	3-1:設計要求等との照合 3-2:評価判断基準等との照合 ・評価結果等と許容限界の比較 等
	B-3:新たに申請 対象になったもの	-		-	-
	B-4:設計条件に 変更がないもの	-		-	-

【主な説明内容】

▶ 申請対象設備を重要度毎に明確化 ➡ 申請対象設備は説明済み

* 既設設備の工事の有無や解析モデル等の評価方法の変更の有無は引き続き精査する。

- 設計条件及び評価判断基準の明確化(特に、基準地震動に基づく入力地震動の策定)
- ▶ 同じ評価方法になるものについては、同じ評価方法の纏まりを説明したうえで合理的に説明
- 入力地震動の策定は第五条、第六条と共通するため併せて合理的に説明

1. 今回説明の概要

1. 今回説明の概要

■前回までの説明

- ① 敷地において得られているデータの整理結果及び信頼性 岩石コア試験結果及び岩盤部分の単位体積重量以外のデータ及び信頼性の確認結果について説明
- ② ①において信頼性を確認したデータに基づく整理 AA周辺グループにおける検討状況について説明

■今回の説明

前回会合の指摘事項の対応も含め下記の項目について説明。

- ① 敷地において得られているデータの取得及び信頼性(2.に対応)
 - 前回からの追加として、以下の項目について、データ及び信頼性の確認結果について説明
 - ・岩石コア試験
 :岩石コア試験のデータ取得が完了したため、追加データとして反映
 - ・S波検層(既往データ):データの拡充として、既往のS波検層データを反映
 - ・岩盤部分の単位体積重量
 :岩石コア試験の実施に伴い合わせてデータ取得したため、追加データとして反映
 - ・表層地盤のうち埋戻し土 : 深度方向の速度に係るデータの拡充のために追加データを取得したため反映
 - ・表層地盤物性のうち流動化処理土:表層地盤の全体説明として、埋戻し土以外の物性である流動化処理土物性を反映
- ② 信頼性を確認したデータ(前回提示含む)に基づく整理
 - ・ 各グループにおけるデータの整理結果(3.及び4.に対応)
 - ・ 上記を踏まえたデータの再整理に係る検討状況(5.に対応)
- ③ 敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造の設定状況(6.に対応)

・上記の整理結果を踏まえた各因子における敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造の設定状況
 ⇒上記の検討は電力会社、メーカ、ゼネコンの専門家の意見を十分に頂きつつ慎重に実施した。

1. 今回説明の概要

:本資料における説明範囲

					前回の審	查会合	今回の審査会合	
因子	7		各因子における実施項目	これまでの審査会合	①データの整理 及び信頼性確認	②データの分析	①データの整理 及び信頼性確認	②データの分析
A.岩盤語 の 物性値	 ・ 近接する建屋グループごとに、直下又はのの の の が性値等 		・近接する建屋グループごとに、直下又は ・敷地内12Grごとに直下又は近傍のPS検層データに基づく物 性値の設定内容を説明(6/20)		 データの整理結果 及び信頼性の確認結果(単位体積重量を除く) 	分析方針及び結 果 ≻AA周辺グルー プ	 データの整理結 果及び信頼性の 確認結果(単 位体積重量) 	分析方針及び結 果 ▶全グループ
B.岩盤語 の 剛性の 形性	 ・ Ss地震時の地盤のひずみの大きさを踏 まえた影響確認 ・ Multiple ・ Ss地震時の地盤のひずみの大きさを踏 		想震時の地盤のひずみの大きさを踏 た影響確認	 非線形性が入力地震動に及ぼす影響が無く、線形条件を設定可能であることの確認内容を説明(6/20) 	 データの整理結果 及び信頼性の確認結果 	分析方針及び結 果ただし、上記岩 盤部分の物性値 を反映前の条件 における分析結果 ▶AA周辺グルー プ	-	上記岩盤部分の 物性値を反映し た条件における分 析結果 >全グループ
		材 衰料 減	・繰返し三軸圧縮試験	・事業許可にて整理している繰返し三軸圧縮試験結果に基づ くひずみ依存特性について説明(6/20)				
	既往データによる検討		・ S 波検層(既往3地点のみ)	・ 既往3地点において得られているデータの周波数領域、減衰 定数の大きさについて説明(6/20)			 データの整理結 果及び信頼性の 確認結果(岩 石コア試験結 果) 	
C.岩盤 部分の 減衰定		材料減衰+散乱減	 ・地震観測記録を用いた検討 >伝達関数による検討 >応答スペクトルによる検討 	 中央地盤における観測記録との整合性を考慮した条件(周波数依存性考慮・非考慮)による検討内容を説明(9/4) 東側地盤・西側地盤・中央地盤の観測記録及び地震観測位置における地質構造の特徴の確認(10/13) 東側地盤・西側地盤における観測記録との整合性を考慮した条件(周波数依存性考慮・非考慮)による検討内容を説明(10/13,11/20) 	 データの整理結果 及び信頼性の確 ジャンロ (岩石コマ) 	敷地全体における の分析方針及び結		岩石コア試験結 果を踏まえた分
数		衣	 ・地震観測記録を用いた検討 >地震波干渉法による検討 	 中央地盤における検討内容を説明(9/4) 東側地盤における検討内容を説明(10/13) 西側地盤における検討内容を説明(11/20) 	試験結果を除く)	果		析結果
	追 よ加 スデ	材料減衰	 岩石コアを用いた減衰測定 (データを有していないことから新 規取得) 	・ 追加調査の目的及び計画を説明(9/4)				
	。 検 	散乱減衰+	 S波検層(各Grごとに追加取 得) 	・ 実施状況を説明(10/13,11/20)				
D.表層 地盤の	(検 (討。	夕既 ・ 埋戻し土及び流動化処理土に 対して、既往のデータ(施工管 討よデ る		 ・既存データに基づく物性データの整理結果を説明。 (6/20) ・既存データに基づく施工管理方法・物性データの整理結果に 基づく物性値等の設定内容を説明。(9/4) 	 データの整理結果 みびに毎性の確 	分析方針及び結 果	 データの整理結 果及び信頼性 の確認結果 	分析方針及び結 里
物性値 等 	(検(討。	タ し り し に デ ー	 表層地盤の物性値に係る調査 (施工年代別の範囲における採 取されていない箇所や一部偏り がある深部について追加取得) 	 ・追加調査の目的及び計画を説明(9/4) ・実施状況を説明(10/13,11/20) 	認結果	≻AA周辺グルー プ	(更なるデータ追 加に関する検 討反映)	** ≻全グループ

2. データの取得及び信頼性の確認

前回会合資料に加筆

2. データの取得及び信頼性の確認

:今回会合での追加説明範囲

■用いるデータ

- ●今回地盤モデル設定に用いる、敷地の地盤の特徴を捉えるために取得する全データを以下に示す。
- ●取得したデータに対しては、その取得方法ごとに、以下の観点で以下の方針で信頼性を確保している。
- ▶ 各因子におけるパラメータの設定にあたって、適切な調査方法やデータの処理方法が選定されていること。
- ▶ 調査データそのものの信頼性を確保するために、適切な機器・装置を用いていること。

▶ 調査結果に対する信頼性を確保するために、原子力施設における実績を有する実施者により行われていること。

		A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		C.岩盤部分の減衰定数				
≡л	いってする					減衰定数(h)			
設定する パラメータ		速度構造	ひずみ依存特性	材料	減衰	木	才料減衰+散乱減弱	3	速度構造
		(/曽厚、 Vs,Vp,p)	(G/G ₀ -γ関係)	C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)
取得三	既往	PS検層 (a①)	三軸圧縮試験 (b①)	三軸圧縮試験 (c①)	-	地震観測記録 (c③)	地震観測記録 (c③)	S波検層 (敷地内3地点) (c⑤)	PS検層 (d①)
テータ	追加	PS検層 (a②)	-	-	岩石コア試験 (c②)	-	-	S波検層 (各グループ) (c⑥)	PS検層 (d②)
5 1	データの 言頼性	 >規格類に適合す る調用 >波形の向上のための工された装置の使時の低時ので支 >校正された装置の使時微確による影子力調を引着していた。 >京調有する調有する施 >社が実施 	 規格類に適合する調査方法の採用 調査誤差が低減可能な装置の使用 原子力施設における多数の調査を有する調査 社が実施 	▶同左	 解析手法の特性を踏まえた評価方法の適正化 原子力施設における調有する調 会社が実施 	 > 地震観の設理、縦理の設理、縦理のでです。 > 観測時継続のが正がされているまで、 > 観測に対するで、 > 観測に対するの時には、 > 常前にのすので、 > 検討に用いる地の確認 > 検認の十分性の確認 	▶同左	 規格酒る語のでは、 規格酒では、 利応した、 一次の使討たデー・ たた、 一、 一、	 規格類に適合す る調査方法の採用 波形の読み取り 構成の向上のための工夫 原子力施設における調有する調有する調有実施

注:設定するパラメータ及びその検討項 目については大文字アルファベットの 番号を、上記の設定に用いるデータ については小文字アルファベットの番 号を付している。 以降の各説明との対応を上記番号 により紐づけて示す。

2. データの取得及び信頼性の確認

■岩盤部分のPS検層(a.-①,a.-②)

●データの信頼性の確保

- ▶ PS検層方法としては[JGS-1122 地盤の弾性波速度検層方法」に適 合する方法を用いる。
 - →観測直後に記録した波形が特異なものでないこと及び信号の到達時 間が妥当であることを現場にて確認。
- ▶ 速度構造の解析時に、初動走時を正確に把握するために、記録波形を 位相反転した波形に対しても確認を実施し、読み取り精度の向上を図る。
- ▶ 調査データそのものの信頼性を確保するために、PS検層に用いた受信機 は、校正されたものを用いている。また、起振波の振幅レベルに対して、常 時微動による影響がないことを確認している。
- ▶ 単位体積重量については、「JIS A 1225 十の湿潤密度試験方法」に 適合する方法を用いる。
- ▶ 調査結果に対する信頼性を確保するために、PS検層の作業及びデータ の読み取り・分析、単位体積重量の測定については、原子力施設におけ る多数の実績を有する調査会社によって実施する。

●取得したデータ

- 【a.-①】: 各建物・構築物直下又は近傍で実施されている既 往のPS検層データ(●+●)計34孔における速度 構造(S波速度、P波速度、各速度層の層厚)、単 位体積重量及び当該孔における地質柱状図を整理 した。
- 【a.-②】:「C.岩盤部分の減衰定数 にて実施する各グループに おけるS波検層の追加調査孔においてPS検層データ (●)計12孔を追加取得し、速度構造(S波速度、 P波速度、各速度層の層厚)、単位体積重量及び 当該孔における地質柱状図を整理した。

区分	記号	PS検層孔					
既往データ	•	N3U, N3-E5_, N3E5_, L-U_, M-S, L-T, M-T, M-5, D-T, D-6, D-5, D-4, D-3、O-E5, N6-V, N64 N6E2, E-4, J5_, J-T, K-T					
(a(1))	•	D-E5_, M-V, NU, N36, L-4 KV, K3, N6X, EW_, EE2_, HX_(2), JT_, CU					
追加データ (a②)	•	R5-Q1, R5-Q2, R5-Q3, R5-Q4 R5-Q5, R5-Q6, R5-Q7, R5-Q8, R5-Q9, R5-Q10, R5-Q11, R5-Q12					

PS橋層データを取得した孔名一覧(動地内の位置は次頁に示す)



: 今回会合での追加説明範囲

前回会合資料に加筆

2. データの取得及び信頼性の確認

■岩石コア試験(c.-②)

●データの信頼性の確保

- ▶ 岩石コア試験の超音波測定は、「JGS1220-2009 パルス透過法による超音波 測定方法」に準じて実施されており、測定作業及びデータの読み取り・分析につい ては、原子力施設における多数の実績を有する調査会社によって実施する。
- ▶ スペクトル比法については、減衰定数の算定には振幅スペクトル比の対数と透過波の周波数の関係における勾配(Q値)を用いるが、試験に用いるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波のピークに乖離が見られ、透過波形の高次成分の影響が含まれる可能性がある。
- パルスライズタイム法についても、同じ透過波形データを用いて減衰定数を算定しているため、上記と同様の透過波形データの高次成分の影響は考えられるものの、スペクトル比法よりこれらの影響は小さく、信頼性が高い。
- ▶ 以上を踏まえ、スペクトル比法による減衰定数は参考値とし、パルスライズタイム法による減衰定数に基づく分析を実施する。



●取得したデータ

【c.-②】:各地点における岩石コア試験結果により、2つの解析手法にて岩盤分類毎に減衰定数を算出。 同一岩種内における試験結果については、各地点・深さ間でばらつきを有するが、特定の地点において大きく減衰が異なる傾向は 示さず、明瞭な深さ依存も見られないことから、岩種ごとにデータを整理可能と判断。



同一岩盤分類における地点ごとの試験結果一覧表(細粒砂岩の例)

岩盤分類(層序)		調査位置	パルス ライズタイム法	平均
		R5- Q1	4.0	
		R5- Q2	4.4	
		R5- Q2*	2.0	
		R5- Q6	3.0	
田粒砂岩	fs	R5- Q9	4.1	3.7
		R5- Q9	4.1	
		R5- Q10	3.6	
		R5- Q10	4.5	
		R5- Q11	3. 5	
*:他データと比較して(ばらつきの	大きいが得られて	いるが,同じR5-Q	2孔に

おいて4.4%の値を示すデータも得られていることから、本調査位置の細 粒砂岩において特異に小さい減衰定数を示す傾向には無いと判断。

岩石コアによる岩盤分類(層序)毎の試験結果一覧表

地盤範囲	地質区分		岩盤分類(層序)	岩石コア試験結果 による減衰定数(%)
一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一	鷹架層上部層	泥岩層	泥岩	1.7
+			砂岩・凝灰岩互層	1.1
1		軽石混り砂岩	礫混り砂岩	3.9
			砂岩・泥岩互層	4.0
	確加國由或國		軽石混り砂岩	3.3
東側地盤	鳥 宋 唐 中 即 唐		砂質軽石凝灰岩	3.3
			凝灰岩	1.8
1		軽石凝灰岩層	軽石凝灰岩	3.4
			軽石質砂岩	3.2
	確加國下或國	細粒砂岩層	細粒砂岩	1.1 3.9 4.0 3.3 3.3 1.8 3.4 3.2 3.7 2.7
中央地盤	鳥木眉 叩眉	泥岩層	泥岩	2.7

注:パルスライズタイム法による各地点の結果を平均化した値を示す。

2. データの取得及び信頼性の確認

: 今回会合での追加説明範囲

12

■S波検層データ(C.-5、C.-6)

●データの信頼性

- ➤ S波検層方法としては「JGS-1122 地盤の弾性波速度検層方法」に適合する方法を用いる。 →観測直後に記録した波形が特異なものでないこと及び信号の到達時間が妥当であることを現場にて確認する。
- ▶ 調査データそのものの信頼性を確保するために、S波検層に用いた受信機は、校正されたものを用いる。
- > 各種分析を行う上でのデータの信頼性は、以下の内容により確保する。
- ・岩盤部分の減衰定数を正確に把握するために、起振波の振幅レベルに対して、常時微動による影響がないことを確認する(p16,17)。
- ・近接建屋や表層地盤の影響を加味した波形処理を実施し、岩盤部分の減衰定数としての精度を確保する(p16,17)。
- 既往調査においては板叩き法により調査を実施していたが、追加調査においては、減衰定数に見られる周波数特性を把握する上での精度 を確保するために、振動数を変動させたスイープ震源を用いる。
- 速度構造の解析時に初動走時を正確に把握するために、記録波形を位相反転した波形に対しても確認を実施し、読み取り精度の向上を 図る。
- ▶ 調査結果に対する信頼性を確保するために、S波検層の作業及びデータの読み取り・分析については、原子力施設における多数の実績を 有する調査会社によって実施する。



2. データの取得及び信頼性の確認

今回会合での追加説明範囲

■表層地盤のPS検層データ(d.-①,d.-②)

●データの信頼性の確保

- ▶ PS検層方法としては「JGS-1122 地盤の弾性 波速度検層方法」に適合する方法を用いる。
 - →観測直後に記録した波形が NS7断面 でないこと を現場にて確認。地下水位 ののでないこと 2乳についても、観測井処理(硬質ポリ塩化ビニ ル管設置)に伴う異常がないことを確認。
- ▶ 速度構造の解析時に、初動走時を正確に把握するために、記録波形を位相反転した波形に対しても確認を実施し、読み取り精度の向上を図る。
- ▶ 調査結果に対する信頼性を確保するために、PS 検層の作業及びデータの読み取り・分析については、 原子力施設における多数の実績を有する調査会 社によって実施する。

●取得したデータ(埋戻し土)

- 【d.-①】: 既往のPS検層データ(●+●)計 15孔における速度構造(S波速度, P波速度)、密度及び当該孔におけ る地質柱状図を整理した。
- 【d.-②】:「d.表層地盤の物性値等」にて実施す る追加調査孔(●15孔)に地下水 位観測孔(●2孔)を加えてPS検層 データ計17孔を追加取得し、速度構 造S波速度,P波速度)、密度及び 当該孔における地質柱状図を整理した (地下水位観測孔2孔は速度のみ)。

 区分
 記号
 PS検層孔

 0
 記号
 PS検層孔

 0
 KT-3, KT-9, No,7, No.8

 (d.-①)
 •
 KT-5, No.2, No.9, a-1, a-4, b-2, b-4, TY-20-1, TY-20-2, TY-20-3, TY-20-5

 追加データ
 •
 fl-1, fl-2, fl-3, fl-4, fl-5, fl-6, fl-7, fl-8, fl-9, fl-10, fl-11, fl-12, fl-13, fl-14, fl-15, w-1, w-2



(d.-②)



2. データの取得及び信頼性の確認

■表層地盤のPS検層データ(d.-①,d.-②)

●埋戻し土の施工年代別に整理した動せん断弾性係数Go

- >ρ_t については、図aに示すとおり、既往のボーリング孔による平均回帰よりも全ボーリングでの平均回帰の方が若干高い値を示すが、標準誤差±σの範囲は、両年代とも同程度のばらつきを示している。
- >G₀分布については、図bに示すとおり、深度依存を示す。また、 全ボーリングの標準誤差±σは既往ボーリングの標準誤差±σの 範囲(標準誤差減少(47.6MPa→41.4MPa))に収まって おり、既往ボーリングから全ボーリングの統計量(平均、標準誤 差)が推定可能であることから同一母集団と判断できるような結 果を示している。
- >施工年代毎のVs分布について、前回会合より1999年以降に施工した領域における深部までを対象とした地下水位観測孔2孔のPS検層結果を追加(ρt は未取得)した。図cに示すとおり、寒色系で示す1999年以降のVs分布と暖色系で示す2000年以降のVs分布は、施工年代にかかわらず0.1km/s程度から0.35km/sの速度範囲で分布し、離散化Vsの平均値(O印)は深度依存の傾向を示している。
- ▶図dに示す1999年以前と2000年以降のVs分布(図c)とpt 回帰(図a)による離散化したGoの分布は、各施工時期いずれ も深度依存を示すとともに、既往ボーリング孔での標準誤差±σ 程度のばらつきとなっている。
- >以上より、G₀分布の回帰は施工年代でデータを分けると若干 異なる結果を示すものの差は僅かであり、土質材料として同一 の母集団と判断できる。よって、埋戻し土の動せん断弾性係数 G₀については、統一した物性値として既往データに追加データを 合わせたρ_t 及びVsのデータセットから得られた深度依存回帰の 平均(図b)を用いる。



2. データの取得及び信頼性の確認

■表層地盤のPS検層データ(d.-①)

●取得したデータ(流動化処理土)

【d.-①】: 既往のPS検層データ(○+○) 計7孔における速度構造(S波速度)、密度を整理した。

- ●流動化処理土の施工状況・管理方法により整理した動せん断弾性係数G₀
 - ▶ 敷地全体における流動化処理土は、図 a によるブロック割りで施工されている。 流動化処理十は、流動化処理十利用技術マニュアル等に基づき施工管理が なされており、一軸圧縮強度quの管理基準に応じて、2つのグループに大別さ れ,一定の品質となるよう施工管理されている(図b)。

第1グループ(○): qu≥0.3MPa程度(一部0.2MPa程度設定あり) 第2グループ(〇): gu≧0.6MPa程度

▶ 流動化処理土はセメント添加による人工材料であ るため、一般的に土質材料のような深度依存(拘 束圧依存)はないものと考えられることから、第1、 第2グループ共に深度依存のない平均物性値とし て整理する(図c、d)。

就驗粉

400 800 1200

平均值 380

24

- 平均

動せん断強性係数G。(MP)

8000

試験数 14

平均值 812 一平均

動せん新弾性係数G_a(MPa)

----標準偏差174

400 800 1200 1600

.

- 標準信差82



3. データの敷地への適用

3. データの敷地への適用

: 今回会合での追加説明範囲

■敷地内各地点において用いるデータ(1/5)

- ▶ 前頁までに示した、信頼性を確保したデータについて、敷地内の各位置において用いるデータを整理した。
- ▶ 用いるデータについては、近接する建屋グループを仮定し、各グループの範囲内にて得られている既往データに加え、グループ周辺の 既往データ及び追加データを用いることとした。これにより、一部の追加データについては、複数グループで共有している。 なお、既往のS波検層データのうち、E-T孔において実施されているデータについては、建屋設置位置から離れた位置における調査 データであることから、各グループにおいて用いるデータからは除外した。
- ▶ 岩種ごとに習得しているデータについては、当該グループ内に分布する岩種に対応するデータを用いることとした。
- ▶ 地震観測記録については、敷地内のf-1,f-2断層により区切られる中央、西側、東側地盤の単位で適用させることとした。

	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		С	.岩盤部分の減衰定	数		D.表層地盤の 物性値等	
シーナス				減衰定数(h)					
設定する パラメータ	速度構造 (層厚.	ひずみ依存特性	材料	減衰	木	材料減衰+散乱減衰			
	Vs,Vp,p)	(G/G ₀ -γ関係) 	C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)	
取得データ	PS検層 (a①, a②)	三軸圧縮試験 (b①)	三軸圧縮試験 (c①)	岩石コア試験 (c②)	地震観測記録 (c③)	地震観測記録 (c③)	S波検層 (c⑤, c⑥)	PS検層 (d①, d②)	
AA周辺	• N3U • N3-E5_ • N3E5_ • L-U_ • D-E5_ • M-V • NU • R5-Q2 • R5-Q10	・細粒砂岩 ・泥岩(下部層)	• 同左	·同左	【地震観測記録を 用いた同定】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q2 • R5-Q10	・ 埋戻し土のPS検 層結果	

注記:三軸圧縮試験において整理した岩種は、薄層の砂岩・泥岩互層、限定箇所に分布する礫岩、粗粒砂岩及び解放基盤以深に分布する凝灰質砂岩を除く 岩種としており、岩石コア試験における対象岩種も同じものとなっている。

前回会合資料に加筆

3. データの敷地への適用

■ 動地内久地占において田いスデータ (2/5)

: 今回会合での追加説明範囲

				1				
	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		С	.岩盤部分の減衰定	数		D.表層地盤の 物性値等
設定する パラメータ	速度構造 (層厚	ひずみ依存特性	材料	減衰		才料減衰+散乱減衰	₹	速度構造
	Vs,Vp,ρ)	(G/G ₀ -γ関係)	C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)
取得データ	PS検層 (a①, a②)	三軸圧縮試験 (b①)	三軸圧縮試験 (c①)	岩石コア試験 (c②)	地震観測記録 (c③)	地震観測記録 (c③)	S波検層 (c⑤, c⑥)	PS検層 (d①, d②)
F施設 周辺	• M-S • L-T • M-T • M-5 • D-T • D-5 • R5-Q9 • R5-Q10	•細粒砂岩 •泥岩(下部層)	• 同左	• 同左	【地震観測記録を 用いた同定】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q9 • R5-Q10 • L-T	・ 埋戻し土のPS検 層結果
AE	• N36 • D-6 • R5-Q6	•細粒砂岩 •泥岩(下部層)	• 同左	• 同左	【地震観測記録を 用いた同定】 • 中央地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q6	・埋戻し土のPS検 層結果
AG	• L-4 • D-4 • R5-Q2	•細粒砂岩 •泥岩(下部層)	• 同左	• 同左	【地震観測記録を 用いた同定】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q2	・埋戻し土のPS検 層結果

注記:三軸圧縮試験において整理した岩種は、薄層の砂岩・泥岩互層、限定箇所に分布する礫岩、粗粒砂岩及び解放基盤以深に分布する凝灰質砂岩 を除く岩種としており、岩石コア試験における対象岩種も同じものとなっている。

前回会合資料に加筆

3. データの敷地への適用

= 動地市々地上にやいて田いてご カ (っ)こ)

: 今回会合での追加説明範囲

= 万자-じド	う日心宗に0.	マシアレンシン	-9 (3/5))				
	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		С	.岩盤部分の減衰定	数		D.表層地盤の 物性値等
= 1, - +					減衰定数(h)			
設定する パラメータ	速度構造 (層厚、	ひずみ依存特性	材料	減衰		才料減衰+散乱減衰	Ъ.	速度構造
	Vs,Vp,ρ)	(G/G ₀ -γ関係)	C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)
取得データ	PS検層 (a①, a②)	三軸圧縮試験 (b①)	三軸圧縮試験 (c①)	岩石コア試験 (c②)	地震観測記録 (c③)	地震観測記録 (c③)	S波検層 (c⑤, c⑥)	PS検層 (d①, d②)
GA	• KV • R5-Q2	•細粒砂岩 •泥岩(下部層)	• 同左	・同左	【地震観測記録を 用いた同定】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q2	・埋戻し土のPS検 層結果
DC	• K3 • R5-Q1 • R5-Q11	•細粒砂岩 •泥岩(下部層)	• 同左	• 同左	【地震観測記録を 用いた同定】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・中央地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q1 • R5-Q11	・ 埋戻し土のPS検 層結果
E施設 周辺	• JT_ • J5_ • CU • J-T • K-T • R5-Q5	 ・泥岩(上部層) ・砂岩・凝灰岩互 層 ・礫混り砂岩 	• 同左	• 同左	【地震観測記録を 用いた同定】 • 西側地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・西側地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-O5 • J-T	 ・埋戻し土のPS検 層結果
注記:三	軸圧縮試験におい	て整理した岩種は、	薄層の砂岩・泥岩互	「層、限定箇所に分	↑布する礫岩、粗粒碓	少岩及び解放基盤	以深に分布する凝灰	で質砂岩

を除く岩種としており、岩石コア試験における対象岩種も同じものとなっている。

前回会合資料に加筆

3. データの敷地への適用

: 今回会合での追加説明範囲

■敷地内各地点において用いるデータ(4/5) A.岩盤部分の B.岩盤部分の D.表層地盤の C.岩盤部分の減衰定数 物性值等 非線形性 物性值等 減衰定数(h) 設定する 速度構造 材料減衰 材料減衰+散乱減衰 パラメータ ひずみ依存特性 速度構造 (層厚、 (G/G₀-γ関係) (G_0, γ) C-3 Vs,Vp,p) C-4 C-5 C-1 C-2 地震観測記録を 三軸圧縮試験 岩石コア試験 地震波干渉法 S波検層 用いた同定 三軸圧縮試験 三軸圧縮試験 岩石コア試験 地震観測記録 地震観測記録 PS検層 PS検層 S波検層 取得データ (b.-(1))(c.-(1))(c.-2)(C.-3)(c.-3)(a,-(1), a,-(2)) $(c_{1}-(5), c_{1}-(6))$ $(d_{1}-(1), d_{1}-(2))$ ・同左 • R5-Q7 ・埋戻し十のPS検 • 砂質軽石凝灰岩 同左 【地震観測記録を 【地震波干渉法】 • N6 -4 • O-E5 凝灰岩 用いた同定】 層結果 • N6-V • 軽石凝灰岩 東側地盤観測 • 東側地盤観測 • R5-Q7 • 軽石質砂岩 点の地震観測記 点の地震観測記 AC 録 録 • N6 -E2 砂質軽石凝灰岩 同左 同左 【地震観測記録を 【地震波干渉法】 • R5-Q7 埋戻し土のPS検 • R5-07 ・凝灰岩 用いた同定】 層結果 • R5-012 • R5-012 軽石凝灰岩 東側地盤観測 東側地盤観測 CA 軽石質砂岩 点の地震観測記 点の地震観測記 細粒砂岩 録 録 同左 【地震波干渉法】 埋戻し土のPS検 • N6 -X 砂質軽石凝灰岩 • R5-012 同左 【地震観測記録を • D-3 凝灰岩 層結果 用いた同定】 • R5-012 • 軽石凝灰岩 • 東側地盤観測 東側地盤観測 CB • 軽石質砂岩 点の地震観測記 点の地震観測記 細粒砂岩 録 録

注記:三軸圧縮試験において整理した岩種は、薄層の砂岩・泥岩互層、限定箇所に分布する礫岩、粗粒砂岩及び解放基盤以深に分布する凝灰質砂岩 を除く岩種としており、岩石コア試験における対象岩種も同じものとなっている。

前回会合資料に加筆

3. データの敷地への適用

■ 敷地内各地占において用いるデータ(5/5)

: 今回会合での追加説明範囲

				/				
	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		C	.岩盤部分の減衰定	数		D.表層地盤の 物性値等
=心								
設定する パラメータ	速度構造 (層厚、	ひずみ依存特性	材料	減衰	材料減衰+散乱減衰			速度構造
	Vs,Vp,p)	(G/G ₀ -Y)約1条)	C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)
取得データ	PS検層 (a①, a②)	三軸圧縮試験 (b①)	三軸圧縮試験 (c①)	岩石コア試験 (c②)	地震観測記録 (c③)	地震観測記録 (c③)	S波検層 (c⑤, c⑥)	PS検層 (d①, d②)
AZ	• EW_ • EE2_ • E-4 • R5-Q7 • R5-Q8	 砂質軽石凝灰岩 軽石混り砂岩 凝灰岩 軽石凝灰岩 軽石質砂岩 	• 同左	・同左	【地震観測記録を 用いた同定】 ・東側地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・東側地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q7 • R5-Q8	 流動化処理土の PS検層結果 (高配合流動化 処理土、ベントナイ 小混合土、原地山 の分布を考慮)
G14	• HX_(2) • R5-Q3 • R5-Q4	 ・軽石混り砂岩 ・砂質軽石凝灰岩 ・凝灰岩 ・軽石凝灰岩 	• 同左	・同左	【地震観測記録を 用いた同定】 ・東側地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・東側地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q3 • R5-Q4	・流動化処理土の PS検層結果 (原地山の分布 を考慮)

注記:三軸圧縮試験において整理した岩種は、薄層の砂岩・泥岩互層、限定箇所に分布する礫岩、粗粒砂岩及び解放基盤以深に分布する凝灰質砂岩を除く 岩種としており、岩石コア試験における対象岩種も同じものとなっている。

前回会合資料再揭

- 3. データの敷地への適用
- ■敷地内各地点において用いるデータの詳細
- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)及びS波検層(c.-⑥)
- ▶ 用いるデータについては、近接する建屋グループを仮定し、各グループの範囲内(□)にて得られている既往データ(●+●)に加え、 グループ周辺の既往データ(●)及び追加データ(●)を、図中矢印(→)に示すとおり用いることとした。



- 3. データの敷地への適用
- ■敷地内各地点において用いるデータの詳細
- ●表層地盤のPS検層(d.-①、d.-②)
- ▶ 表層地盤の物性値等に用いるデータについては、各建屋の周辺に分布する埋戻し材料の種別に応じて設定する。
- ▶ 下図に示すとおり、AA周辺グループ、F施設周辺グループ、AEグループ、AGグループ、GAグループ、DCグループ、E施設周辺グループ、ACグ ループ、CAグループ及びCBグループについては埋戻し土が分布。
- ▶ AZ周辺グループ及びG14グループについては、流動化処理土が主に分布するが、一部ベントナイト混合土や高配合流動化処理土が混在していることから、データの整理にあたり解析的な検討による確認を実施。







※白抜きは原地山を示す。

凡例
 流動化処理±A
 理戻し工事M①
 埋戻し工事M②
 ベントナイト混合±
 高配合流動化処理±

AZ周辺における表層分布図

G14周辺における表層分布図

敷地内における流動化処理土の分布状況

敷地内における埋戻し土の分布状況

4. データの整理

4. データの整理

■敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造の設定に係る分析方針

- ▶「3. データの敷地への適用」に示したデータを各グループに適用し、敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造を把握する上で、 下表に示す着目点に対する分析を行った。
- ▶ 各因子における分析に係る着目点の把握、分析の実施にあたっては、原子炉サイトにおける地盤モデルの策定において多数の検討実績を有する見識者を中心に実施した。
- ▶ また、各因子におけるデータ整理又は分析において、他因子に対して共有すべき知見がある場合には、その観点での分析も 実施した。
- ▶ 次頁以降において、各グループにおけるデータの分析方針を示す。

設	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		D.表層地盤の 物性値等				
定するパラメータ	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関係)	減衰定数(h)					
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _o ,v)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	0/12
科学的な着目点	・グループ内における各データ取得位置における 物質における地度構造ので 地度構造の特徴を整等の影響 により質構合の影響により質構合の 地盤を確盤部分の 影響を確盤部分の にお見を踏まえた着目点)	 Ss地震時の岩 盤部分の非線 形レベル(ひず みの大きさ及び 剛性低下率) 及び入力地震 動への影響を 確認する。 	 同一岩種の供 試体に基づく データを統計的 にひずみ依存特 性(h-γ)に 回帰したもので あることから、そ のデータが一様 のものとなってい るか確認する。 	・岩石コアにより 得られた材料 減衰がごく小ひ ずみ領域におけ る値であることを 踏まえ、岩種ご との線形条件に おける減衰定 数として整理す る。	 ・地震会する減衰 定数を同定。 ・既往減衰を同定。 ・既往減数依の同志 ・同定地の妥当 ・同定地震観測 シミュレーション により確認する。 	 小振幅の地震 も含む多数の 地震観測記録 に見られる共通 的な傾向を分 析し、減衰定 数を推定。 	 同左 ・ 開左 ・ 敷地内の各地 点で得られた減 衰定数の実測 データであること を踏まえ、敷地 の地盤が類似 地点と異なる傾 向を示すか確 認する。 	 ・埋戻し土または 流動化処理土 のデータの傾向 を踏まえた物性 を考慮する。 ・埋戻し材料が 複数混在してい る場合は、解析 等により入力地 震動への影響 を確認する。
								,

4. データの整理



速度構造との対応関係の確認イメージ



【データを平均化した物性値の設定手順】



4. データの整理

■敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造の設定に係る整理方針

●A.岩盤部分の物性値等

【建物・構築物直下の断層の影響確認】

- ▶ グループ内個別の施設に着目した整理として、建屋直下において断層を境として異なる岩種の分布が確認される施設を対象に、その影響を確認するため、 以下の検討を実施する。
- > 以下のとおり設定した複数の地盤物性に基づき、入力地震動の応答スペクトルを比較する。
 - ・断層の上盤側及び下盤側の地質構造の特徴を捉えたPS検層結果を用いて、建物設置範囲の各位置(建物の東西南北端(図中●、●、●、●の 位置))における地質構造の違いを反映した地盤物性を複数設定する。
 - ・設定にあたっては、断層の上盤側と下盤側のPS検層結果(図中●)に基づき、建物設置範囲の各位置に合わせ、1次元の地下構造として物性値を 設定することで、建屋の各位置の地盤の特徴を極端に評価することができる。なお、1次元の地下構造として地盤の特徴を評価する考え方については、2 次元FEMモデルによる評価によりその適用性を確認している。
- ▶ 応答スペクトルの比較にあたっては、施設の耐震設計において重要となる周期帯として、建物・構築物及び内包する設備への影響を考慮し、建物の1次固有周期よりも短周期側における応答スペクトルの大小関係に着目する。
- ▶ なお、断層が直下に分布する建屋以外に、近傍に断層が分布する建屋も存在するが、上記の2次元FEMモデルを用いた検討において、断層の近傍における地盤応答も確認しており、断層の近傍においては、その直下の地盤の速度構造が応答に対して支配的となっていることを確認している。



4. データの整理

■敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造の設定に係る整理方針

● B.岩盤部分の剛性の非線形性

- ▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合のSs地震時の地盤応答の応答スペクトルを算定比較することで、 岩盤部分の非線形性を考慮した際の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルへの影響を確 認する。
- ▶ 応答スペクトルの比較にあたっては、施設の耐震設計において重要となる周期帯として、各グループにおいて最も 固有周期の長い施設よりも短周期側における応答スペクトルの大小関係に着目する。

4. データの整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●各データから得られる減衰定数の特徴

▶ 減衰定数に係るデータは、複数の手法により得られているため、手法毎の特徴を踏まえた分析を行う。

▶ 各着目点に応じた分析を行う上で、各データの取得条件等に応じた減衰定数の物理的な意味合いを整理した。

データ		武公	差日日期業	取得位置		考慮する地震動の	冶 老	
		成力	眉口问粉 饼	既往データ	追加データ	振幅レベル		
C-1 三軸圧縮試験		材料減衰	なし	敷地内各地点 および各岩種	_	直接地震動の振幅とは 対応しないが、地盤のせ ん断ひずみ(1%程度ま で)に対応した非線形特 性を測定可能	: : : : :	
C-2 岩石コア試験		材料減衰	数百Hz~のごく 高振動数・短周期帯	_	各Gr(12地点)	微小振幅レベル	高次ピークの影響が小さいと考えら れ、信頼性があると考えられるパルス ライズタイム法を採用する。	
地震観測記録に基づく手法	C-3 地震観測記録を 用いた同定	材料減衰 + 散乱減衰	0.1~1s程度	地震観測位置 (3地点)	-	実地震観測記録の振幅 レベル(敷地においては 40ガル程度まで)	既往知見及び審査実績を踏まえ、リ ニア型、バイリニア型、一定の複数の 周波数依存性を仮定する。	
	C-4 地震波干渉法	材料減衰 + 散乱減衰	デコンボリューション 波形の卓越周期周辺	地震観測位置 (3地点)	Ι	実地震観測記録の振幅 レベル(敷地においては 40ガル程度まで)	西側及び東側地盤においては、表層 地盤の地下構造による影響が確認さ れ、適切な評価が不可	
C-5 S波検層		材料減衰 + 散乱減衰	0.01~0.1s程度の ごく短周期領域	中央、西側、東側 地盤各1地点ずつ (合計3地点)	各Gr(12地点)	微小振幅レベル	_	

岩盤部分の減衰定数に係るデータ

4. データの整理

材料減衰

材

料減衰+

散乱減衰

■敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造の設定に係るデータ整理方針

●C.岩盤部分の減衰定数

【C-1:三軸圧縮試験】

➤ ひずみ依存特性(h – γ)の傾向に着目し、岩盤のひずみレベルに応じた減衰定数の変動の傾向について確認する。

▶ 岩種ごとに近似的に整理されたデータであることを踏まえ、元となっている個別データの状況を、同じく各地点・深さにおけるデータである 「C-2:岩石コア試験」のデータとの対応状況を踏まえて確認する。

【C-2:岩石コア試験】

▶ 微小ひずみレベルにおける材料減衰に対応するデータであることを踏まえ、C-1:三軸圧縮試験によるデータにおける微小ひずみ領域の減衰定数との対応関係を確認する。

【C-3:地震観測記録を用いた同定】

▶ 中央地盤、西側地盤、東側地盤の各地震観測点ごとに、当該地点の地下構造を踏まえた速度構造及び減衰定数を、地震観測記録における深さ間の伝達関数に整合するように同定する。

減衰定数の周波数依存性の考え方

モデル形状

文献

Ohta(1975) 等

Takemura et

al.(1993)等

佐藤ほか

(2006)

減衰定数モデル式

h=ha

h(f)=h_f -n

 $\begin{array}{ll} h(f) = h_0 f^{-n} & (f \leq f_0) \\ h(f) = h_0 f_0^{-n} & (f > f_0) \end{array}$

種別

周波数依存性なし

周波数依存型

(リニア型)

周波数依存型 (バイリニア型)

- ▶ 既往知見並びに審査実績における複数の仮定条件を網羅したデータ整理として、減衰 定数の周波数依存性として、「周波数依存性なし」、「周波数依存型(リニア型)」、 「周波数依存型(バイリニア型)」の3種類の条件を仮定する。
- ▶ 同定された速度構造及び減衰定数に基づき、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施し、地震観測記録の応答スペクトルの再現性を確認する。

【C-4:地震波干渉法】

▶ 中央地盤、西側地盤、東側地盤の各地震観測点ごとに、解放基盤表面と地表間の入射波と反射波について、多数の地震に見られる共通的な傾向を、地震観測記録に基づくデコンボリューション波形により把握し、地盤中の減衰定数を推定する。

【C-5:S波検層】

▶ 各地点において得られたデータであることを踏まえ、既往知見における類似地点の減衰定数の傾向との対応関係を確認する。

●D.表層地盤の物性値等

▶ 各グループ周辺において分布する表層地盤を踏まえ、埋戻し土又は流動化処理土を設定する。

▶ 埋戻し材料が複数混在している一部のグループにおいては、解析的な検討により、入力地震動に与える影響を確認する。

4. データの整理 4.1 AA周辺グループ

4.1 AA周辺グループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- >岩盤分類図を用いて本グル−プの地下構造について確認し、建物・構築物直下においては、 鷹架層下部層の細粒砂岩及び泥岩が主に分布していることを確認した。
- ▶本グループの建物・構築物直下においては、岩種の分布に差を与えるような断層は見られない。
- >PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- N_-U孔を除く8孔については、岩種境界レベルが同等となっており、その境界における速度のコントラストは小さいまたは無いことを確認。N_-U孔は岩種境界レベルは他地点と異なるものの、細粒砂岩と泥岩の境界では速度のコントラストは無いことを確認。
- L-U_孔、D-E5_孔及びN_-U孔、については、T.M.S.L.20mよりも浅部において、他の 孔と比較してS波速度が小さいデータが得られているが、他の孔位置との地質構造の差は 無いことから、同種の岩盤における速度構造として扱うことに問題は無いと判断した。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できることから、平均化した物性値として整理する。



岩盤分類図



4.1 AA周辺グループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.1 AA周辺グループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ AA周辺グループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きくなり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ▶ AA周辺グループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における 小ひずみ領域における減衰定数の値を上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。



岩盤部分のひずみ依存特性(h-γ曲線)及び岩石コア試験結果

4.1 AA周辺グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3: 地震観測記録を用いた同定

- ➤ AA周辺グループでは、中央地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型) と周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯 において、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回る ことから、減衰定数は適切に同定されている。



図 地震観測位置の地質断面図及び 速度構造・速度境界の同定結果



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外としているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペクトルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。





4.1 AA周辺グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-4:地震波干渉法

- ➤ AA周辺グループでは、中央地盤観測点の地 震観測記録を用い、地震波干渉法を実施。
- ▶ 中央地盤においては、地震波干渉法による 結果について、振動数依存性は確認できな いものの、用いたデコンボリューション波形にお ける卓越周期(約0.1秒)における減衰定 数の値としては信頼性が高い結果が得られて いると考えられる。



●C-5:S波検層

- AA周辺グループでは、R5-Q2及びR5-Q10孔におけるS波検層結果を参照。
- ➤ AA周辺グループのS波検層データは、ごく短周期側まで振動数依存性を有し、複数データで同様の傾向となっており、散乱減衰が卓越している傾向。



エリア内のS波検層結果の傾向分析結果
4.1 AA周辺グループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

➤ AA周辺グループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。

▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



動せん断弾性係数Go分布図

4.1 AA周辺グループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性	C.岩盤部分の減衰定数					D.表層地盤の 物性値等
定するパラメータ	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整理した本グループにあいて整理した本グループに適用する PS検通層結果は 各地点における同じ地下構造 におけるデータであると判断できることから、データを平均化した 物性値として整理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減して安 の値は概ねー 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	• 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 を上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 周波数依存性 は本方ににる 結果では明瞭 には確認できな いものの、明瞭 なスタッキング波 られる周期約 0.1秒における 減衰度よく得ら れている。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.1 AA周辺グループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ



4. データの整理 4.2 F施設周辺グループ

4.2 F施設周辺グループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- ▶岩盤分類図を用いて本グループの地下構造について確認し、建物・構築物直下においては、鷹 架層下部層の細粒砂岩及び泥岩が主に分布していることを確認した。
- ▶FCT直下においては、断層により岩種境界の深さに差が生じていることから、次頁に示す検討を 実施。
- >PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度構造の 比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- ・M-S孔及びR5-Q9を除く6孔については、岩種境界レベルが同等となっており、その境界にお ける速度のコントラストは小さいまたは無いことを確認。
- ・M-S孔については、境界レベルは他地点と異なるものの、細粒砂岩と泥岩の境界では速度の コントラストは無いことを確認。
- ・R5-O9孔については、細粒砂岩と泥岩(下部層)の岩種境界が他地点より深いものの、他 の孔で泥岩(下部層)上面レベルが確認されるT.M.S.L.-50mに速度のコントラストはない ことを確認。
- M-S孔、M-T孔及びD-T孔の浅部に軽石質砂岩が分布しており、速度構造に若干の影響を 与えているが、入力地震動への影響はないことを確認している。
- M-S孔、D-T孔及びD-5孔、については、T.M.S.L.20mよりも浅部において、他の孔と比較 してS波速度が小さいデータが得られているが、D-5孔については他の孔位置との地質構造の 差は無いこと、また、M-S孔及びD-T孔については前述のとおり速度構造の差の影響が小さ いことから、同種の岩盤における速度構造として扱うことに問題は無いと判断した。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できる ことから、平均化した物性値として整理する。







岩盤分類図

41

4.2 F施設周辺グループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

●断層等の影響により、グループ内で地質構造が異なる場合の地盤応答への影響(F施設周辺グループ)

▶ 応答スペクトル形状はF施設周辺グループの直下データに基づく地盤応答(図中●)と、建屋直下各位置の地盤応答(図中●,●,●,●)の傾向は同様となっていることから、断層による地盤応答への影響は小さいと考えられる。



4.2 F施設周辺グループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.2 F施設周辺グループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ▶ F施設周辺グループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きくなり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ▶ F施設周辺グループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値を上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。



4.2 F施設周辺グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3:地震観測記録を用いた同定

- ▶ F施設周辺グループでは、中央地盤観測点の地震観測記録を用いて以下の とおり減衰定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型) と周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯 において、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回る ことから、減衰定数は適切に同定されている。_________



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外としているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペクトルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。



中央地盤観測点(水平)の伝達関数

問題(s)

(E)GI =125m/GI =200

問題(4)

(3)GI = 2m/GI = 200m



図 地震観測位置の地質断面図及び 速度構造・速度境界の同定結果



地震観測記録を用いたシミュレーション解析結果

4.2 F施設周辺グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

- ●C-4:地震波干涉法
- ➤ F施設周辺グループでは、中央地盤観測点の地震観測記録を用い、地震波干渉法を実施。
- ▶ 中央地盤においては、地震波干渉法による 結果について、振動数依存性は確認できな いものの、用いたデコンボリューション波形にお ける卓越周期(約0.1秒)における減衰定 数の値としては信頼性が高い結果が得られ ていると考えられる。



●C-5:S波検層

- ▶ F施設周辺グループでは、追加データとしてR5-Q9及び R5-Q10孔におけるS波検層結果を,既往データとし てL-T孔を参照。
- ▶ 追加データ(R5-R9及びR5-Q10)は、ごく短周期 側まで振動数依存性を有し、複数データで同様の傾 向となっており、散乱減衰が卓越している傾向。
- ▶ 既往データ(L-T孔)のデータは、追加データ(R5-R9及びR5-Q10)と比較して、データ取得対象の周 期帯が狭く、その振動数依存性の傾きも、追加データと 比較して大きく異なる。





4.2 F施設周辺グループのデータ整理

■D.表層地盤の物性値等

▶ F施設周辺グループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。

▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



動せん断弾性係数Go分布図

4.2 F施設周辺グループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性	C.岩盤部分の減衰定数					D.表層地盤の 物性値等
定するパラメータ	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整理した本グループにあいて整理した本グループに適用する PS検通層結果は 各地点における同じ地下構造 におけるデータであると判断できることから、データを平均化した 物性値として整理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減して安 の値は概ねー 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	• 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 を上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 周波数依存性 は本方ににる 結果では明瞭 には確認できな いものの、明瞭 なスタッキング波 られる周期約 0.1秒における 減衰度よく得ら れている。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.2 F施設周辺グループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



: 信頼区間内のデータに基づく外挿範囲

4. データの整理 4.3 AEグループ

4.3 AEグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- ≻岩盤分類図を用いて本グループの地下構造について確認し、建物・構築物直下においては、鷹架層下部層の細粒砂岩及び泥岩が主に分布していることを確認した。
- ▶本グループの建物・構築物直下においては、断層を境に上盤と下盤で地質構造の切り替わりが見られるが、AE設置範囲内の直下では地質構造に大きな変化はなく、かつ、AE直下のN3_-6孔は、断層による上盤と下盤の地質構造の変化の特徴をとらえている。
- >PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度 構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- •N3_-6孔については、sf-3断層上盤側の細粒砂岩及び泥岩(下部層)の岩種境界 において速度のコントラストは無いことを確認。
- R5-Q6孔については、細粒砂岩と泥岩(下部層)の岩種境界深さがN3_-6孔よりも 浅いものの、その境界における速度のコントラストは小さいことを確認。
- D-6孔については、泥岩(下部層)と細粒砂岩の境界にsf-3断層が分布する傾向が N3_-6孔と同様であり、T.M.S.L.12m程度に泥岩(下部層)の上面レベルを有する 特徴がR5-Q6孔と同様であることを確認。
- D-6孔については、T.M.S.L.2mよりも浅部において、他の孔と比較してS波速度が小さ いデータが得られており、深部では他の孔と比較してS波速度が大きいデータが得られてい るが、他の孔位置との地質構造の差は無いことから、同種の岩盤における速度構造とし て扱うことに問題は無いと判断した。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できることから、平均化した物性値として整理する。







岩盤分類図

4.3 AEグループのデータ整理

■B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.3 AEグループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ AEグループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きくなり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ➤ AEグループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値を上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。



岩盤部分のひずみ依存特性(h-γ曲線)及び岩石コア試験結果

- 4.3 AEグループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3: 地震観測記録を用いた同定

- ➤ AEグループでは、中央地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減 衰定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型) と周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯 において、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回る ことから、減衰定数は適切に同定されている______________



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外としているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペクトルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。



----- 周波数依存型(リニア型) ---- 周波数依存型(パイリニア型)





図 地震観測位置の地質断面図及び 速度構造・速度境界の同定結果



4.3 AEグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-4:地震波干涉法

- ➤ AEグループでは、中央地盤観測点の地震観 測記録を用い、地震波干渉法を実施。
- ▶ 中央地盤においては、地震波干渉法による 結果について、振動数依存性は確認できな いものの、用いたデコンボリューション波形にお ける卓越周期(約0.1秒)における減衰定 数の値としては信頼性が高い結果が得られて いると考えられる。



●C-5:S波検層

 ➤ AEグループでは、R5-Q6孔におけるS波検層結果を参照。
 ➤ AEグループのS波検層データは、ごく短周期側まで振動数 依存性を有しており、散乱減衰が卓越している傾向。



中央地盤 エリア内のS波検層結果の傾向分析結果

4.3 AEグループのデータ整理

■D.表層地盤の物性値等

➤ AEグループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。

▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



動せん断弾性係数Go分布図

4.3 AEグループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性	C.岩盤部分の減衰定数					D.表層地盤の 物性値等
定するパラメータ	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整 理した本グルー プに適用する PS検信における 同じ地下構造 におけるデータで あると判断でき ることから、デー タを平均化した 物性値として整 理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減して安 の値は概ねー 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	• 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 を上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 周波数依存性 は本方による 結果では明節 には確認できないものの、明節 なスタッキング派 形のピークが見られる周期約 0.1秒における 減衰度よく得られている。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.3 AEグループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



4. データの整理 4.4 AGグループ

4.4 AGグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- >岩盤分類図を用いて本グループの地下構造について確認し、建物・構築物直下においては、鷹架層下部層の細粒砂岩及び泥岩が主に分布していることを確認した。
 >本グループの建物・構築物直下においては、岩種の分布に差を与えるような断層は見られない。
- >PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び 速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- •L-4孔、D-4孔、R5-Q2孔のいずれについても、岩種境界は同等の深さとなっていることを確認。
- L-4孔については、T.M.S.L.9mよりも浅部において、他の孔と比較してS波速度 が小さいデータが得られており、深部では他の孔と比較してS波速度が大きいデータ が得られているが、他の孔位置との地質構造の差は無いことから、同種の岩盤にお ける速度構造として扱うことに問題は無いと判断した。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造である と判断できることから、平均化した物性値として整理する。



岩盤分類図



地質柱状図の比較(グループ内の東西方向の順に整理)



4.4 AGグループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.4 AGグループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ AGグループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きく なり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ➤ AGグループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値を上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。



岩盤部分のひずみ依存特性(h-γ曲線)及び岩石コア試験結果

4.4 AGグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3:地震観測記録を用いた同定

- ➤ AGグループでは、中央地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰 定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外としているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペクトルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。



周波数依存型(リニア型) 周波数依存型(バイリニア型)





図 地震観測位置の地質断面図及び 速度構造・速度境界の同定結果



4.4 AGグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

- ●C-4:地震波干涉法
- ➤ AGグループでは、中央地盤観測点の地震観 測記録を用い、地震波干渉法を実施。
- ▶ 中央地盤においては、地震波干渉法による 結果について、振動数依存性は確認できな いものの、用いたデコンボリューション波形にお ける卓越周期(約0.1秒)における減衰定 数の値としては信頼性が高い結果が得られて いると考えられる。



●C-5:S波検層

 ➤ AGグループでは、R5-Q2孔におけるS波検層結果を参照。
 ➤ AGグループのS波検層データは、ごく短周期側まで振動数 依存性を有しており、散乱減衰が卓越している傾向。



中央地盤 エリア内のS波検層結果の傾向分析結果

4.4 AGグループのデータ整理

■D.表層地盤の物性値等

- ▶ AGグループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。
- ▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



4.4 AGグループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性	C.岩盤部分の減衰定数					D.表層地盤の 物性値等
定するパラメータ	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整理した本グループにあいて整理した本グループに適用する PS検通層結果は 各地点における同じ地下構造 におけるデータであると判断できることから、データを平均化した 物性値として整理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減して安 の値は概ねー 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	• 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 を上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 周波数依存性 は本方ににる 結果では明瞭 には確認できな いものの、明瞭 なスタッキング波 られる周期約 0.1秒における 減衰度よく得ら れている。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.4 AGグループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



: 信頼区間内のデータに基づく外挿範囲

4. データの整理 4.5 GAグループ

4.5 GAグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- >岩盤分類図を用いて本グループの地下構造について確認し、建物・構築物 直下においては、鷹架層下部層の細粒砂岩及び泥岩が主に分布していることを確認した。
- ▶本グループの建物・構築物直下においては、岩種の分布に差を与えるような 断層は見られない。
- ▶PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状 図及び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- •K_-V孔、R5-Q2孔のいずれについても、岩種境界は同等の深さとなっていることを確認。
- ▶以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できることから、平均化した物性値として整理する。



岩盤分類図



4.5 GAグループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.5 GAグループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ GAグループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きく なり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ➤ GAグループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値を上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。



岩盤部分のひずみ依存特性(h-γ曲線)及び岩石コア試験結果

4.5 GAグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3:地震観測記録を用いた同定

- ➤ GAグループでは、中央地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰 定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外としているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペクトルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。



目的関数(観測記録の伝達関数を平均して作成)

周波数依存型(リニア型) 周波数依存型(バイリニア型)





図 地震観測位置の地質断面図及び 速度構造・速度境界の同定結果


4.5 GAグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

- ●C-4:地震波干涉法
- ➤ GAグループでは、中央地盤観測点の地震観 測記録を用い、地震波干渉法を実施。
- ▶ 中央地盤においては、地震波干渉法による 結果について、振動数依存性は確認できな いものの、用いたデコンボリューション波形にお ける卓越周期(約0.1秒)における減衰定 数の値としては信頼性が高い結果が得られて いると考えられる。



●C-5:S波検層

- ➤ GAグループでは、R5-Q2孔におけるS波検層結果を参照。
- ➤ GAグループのS波検層データは、ごく短周期側まで振動数依 存性を有しており、散乱減衰が卓越している傾向。



中央地盤 エリア内のS波検層結果の傾向分析結果

4.5 GAグループのデータ整理

■D.表層地盤の物性値等

▶ GAグループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。

▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



74

4.5 GAグループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設定するパラメータ	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性	C.岩盤部分の減衰定数					D.表層地盤の 物性値等
	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整理した本グループにあいて整理した本グループに適用する PS検通層結果は 各地点における同じ地下構造 におけるデータであると判断できることから、データを平均化した 物性値として整理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減して安 の値は概ねー 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	• 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 を上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 周波数依存性 は本方ににる 結果では明瞭 には確認できな いものの、明瞭 なスタッキング波 られる周期約 0.1秒における 減衰度よく得ら れている。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.5 GAグループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



: 信頼区間内のデータに基づく外挿範囲

4. データの整理 4.6 DCグループ

4.6 DCグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- ≻岩盤分類図を用いて本グループの地下構造について確認し、建物・構築物直下においては、鷹架層下部層の細粒砂岩及び泥岩が主に分布していることを確認した。
- >DC直下においては、断層により岩種境界の深さに差が生じていることから、次頁に示す検討を実施。
- >PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- K_-3孔については、sf-4断層による岩種の違いはなく、速度のコントラストは無いことを確認。また、sf-4断層上盤側の細粒砂岩及び泥岩(下部層)の岩種境界において、速度のコントラストは無いことを確認。
- R5-Q1孔については、sf-4断層を境に泥岩(下部層)の下層に細粒砂岩が分布する ものの、当該岩種境界で速度のコントラストは無いことを確認。また、断層の上盤側におい ては、K_-3孔と岩種境界の深さが同等となっていることを確認。
- R5-Q11孔の細粒砂岩と泥岩(下部層)の岩種境界は、K_-3孔及びR5-Q1孔と比較し、深部に分布するが、速度のコントラストは小さいことを確認。
- K_-3孔については、T.M.S.L.30mよりも浅部において、他の孔と比較してS波速度が小 さいデータが得られているが、他の孔位置との地質構造の差は無いことから、同種の岩盤 における速度構造として扱うことに問題は無いと判断した。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できることから、平均化した物性値として整理する。





岩盤分類図

- 既往データ

4.6 DCグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

●断層等の影響により、グループ内で地質構造が異なる場合の地盤応答への影響(DCグループ)

▶ 応答スペクトル形状はDC直下データに基づく地盤応答(図中●)と、建屋直下各位置の地盤応答(図中●,●,●,●,●)の傾向は同様となっていることから、断層による地盤応答への影響は小さいと考えられるものの、応答スペクトルの振幅については差が生じている。



- ▶ 以上の検討結果を踏まえ、DCグループ内の各施設に適用する物性値を以下のとおり整理する。
- 施設直下に断層があるDCについては、断層による影響が否定できず、DCの1次固有周期より短周期側では差が生じていることから、「基本地盤モデル」設定においては、上記の振幅の差にも留意し、その他のパラメータの保守性等も考慮したうえで,物性値等を設定する。

4.6 DCグループのデータ整理

■B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.6 DCグループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ▶ DCグループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きく なり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ▶ DCグループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値を上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。



4.6 DCグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3:地震観測記録を用いた同定

- ▶ DCグループでは、中央地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰 定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外としているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペクトルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。







図 地震観測位置の地質断面図及び 速度構造・速度境界の同定結果



4.6 DCグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

- ●C-4:地震波干渉法
- ▶ DCグループでは、中央地盤観測点の地震観 測記録を用い、地震波干渉法を実施。
- ▶ 中央地盤においては、地震波干渉法による 結果について、振動数依存性は確認できな いものの、用いたデコンボリューション波形にお ける卓越周期(約0.1秒)における減衰定 数の値としては信頼性が高い結果が得られて いると考えられる。



●C-5:S波検層

- DCグループでは、R5-Q1及びR5-Q11孔におけるS波 検層結果を参照。
- ▶ DCグループのS波検層データは、ごく短周期側まで振動 数依存性を有し、複数データで同様の傾向となっており 、散乱減衰が卓越している傾向。



中央地盤 エリア内のS波検層結果の傾向分析結果

4.6 DCグループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

- ▶ DCグループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。
- ▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



4.6 DCグループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設定するパラメータ	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性	C.岩盤部分の減衰定数					D.表層地盤の 物性値等
	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整理した本グループにあいて整理した本グループに適用する PS検通層結果は 各地点における同じ地下構造 におけるデータであると判断できることから、データを平均化した 物性値として整理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減して安 の値は概ねー 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	• 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 を上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 周波数依存性 は本方ににる 結果では明瞭 には確認できな いものの、明瞭 なスタッキング波 られる周期約 0.1秒における 減衰度よく得ら れている。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.6 DCグループのデータ整理

■ 整理結果のとりまとめ



4. データの整理 4.7 E施設周辺グループ

4.7 E施設周辺グループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- >岩盤分類図を用いて本グループの地下構造について確認し、建物・構築物直下においしては、鷹架層上部層の泥岩が主に分布していることを確認した。
- ▶本グループの建物・構築物直下においては、岩種の分布に差を与えるような断層は見られない。
- ▶PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- J-T孔、J_-5_孔、J_-T_孔については、泥岩(上部層)及び砂岩・凝灰岩互層の 岩種境界の深さは同等となっていることを確認。
- C_-U孔については、上記3孔と同様に、泥岩(上部層)と砂岩・凝灰岩互層の岩 種境界において速度のコントラストを有し、砂岩・凝灰岩互層の下層では速度のコント ラストがないことから、同様の速度構造となっている。
- R5-Q5孔については、C_-U孔の泥岩(上部層)と砂岩・凝灰岩互層の岩種境界の深さが同等となっている。
- K-T孔については、その他地点と比べ、岩種境界の深さに差があるものの、速度境界 深さはJ_-T_孔及びC_-U孔と同等となっており、速度としても同等となっていることから、 同種の岩盤における速度構造として扱うことに問題は無いと判断した。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できることから、平均化した物性値として整理する。







岩盤分類図



88

4.7 E施設周辺グループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.7 E施設周辺グループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ▶ E施設周辺グループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きくなり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ▶ E施設周辺グループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、泥岩(上部層) 及び礫混り砂岩については、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値と同等または上回る結果が得ら れている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。
- ▶ 砂岩・凝灰岩互層については、三軸圧縮試験結果を下回る結果が得られているが、三軸圧縮試験において元としている 個別の供試体に対する試験結果におけるばらつきの範囲内の値とはなっており、特異な値とはなっていない。



- 4.7 E施設周辺グループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数
- ●C-3:地震観測記録を用いた同定
- ▶ E施設周辺グループでは、西側地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外と しているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペク トルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。



目的関数(観測記録の伝達関数を平均して作成)





地震観測記録を用いたシミュレーション解析結果

4.7 E施設周辺グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-4:地震波干渉法

- ➤ E施設周辺グループでは、西側地盤観測点の地 震観測記録を用い、地震波干渉法の適用性を 検討。
- ▶ 西側地盤においては、地震波の重複反射による 影響が大きく、表層地盤における地盤応答が複雑 な傾向となっている。
- ▶ 表層地盤における波形が、単純な入射と反射の 現象とは異なる傾向を示す場合には、安定したデ コンボリューション波形の算定が困難であり、本手 法による検討はできないと判断した。



●C-5:S波検層

- ▶ E施設周辺グループでは、追加データとしてR5-Q5孔におけるS波検層結果を、既往データとしてJ-T孔を参照。
- ▶ 追加データ(R5-Q5孔)は周期0.02秒付近で谷を 有するが、それよりも長周期側では振動数依存性を有 し、既往データ(J-T孔)と同様の傾向となっていること から、散乱減衰が卓越している傾向。



西側地盤 エリア内のS波検層結果の傾向分析結果

4.7 E施設周辺グループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

- ▶ E施設周辺グループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。
- ▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



4.7 E施設周辺グループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設定するパラメータ	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性	C.岩盤部分の減衰定数					D.表層地盤の 物性値等
	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整理した本グループに適用する PS検層結果は 各地点における 同じ地下構造 におけるデータで あると判断でき ることから、データを平均化した 物性値として整 理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減度定数 の値は概ね一 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	 三軸圧縮式験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 を上回る、また は下回るデータ は三軸圧縮試 験の個別データ のばらつきの範 囲内。 	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 ・地盤中の重複 反射の影響により、安定したデコンボリューション 波形の算定が 困難であり、本 手法による検討 は出来ない。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.7 E施設周辺グループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



4. データの整理 4.8 ACグループ

4.8 ACグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- ≻岩盤分類図を用いて本グル−プの地下構造について確認し、建物・構築物直下 においては、鷹架層中部層の軽石凝灰岩、軽石質砂岩、鷹架層下部層の細粒 砂岩が主に分布していることを確認した。
- ➤AC直下においては、断層により岩種境界の深さに差が生じていることから、次頁に示す検討を実施。
- ▶PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- R5-Q7孔及びN6-V孔については、N6_-4孔と比較し、軽石凝灰岩が厚く分 布しているが、速度構造としては、いずれの孔においても同程度の深さにおいて速 度のコントラストを有することを確認。
- O-E5孔については、N6_-4孔と比較し、軽石凝灰岩が深く分布し、S波速度が 小さいものの、他の3孔と同程度の深さにおいて速度境界を有することを確認。
- R5-Q7孔及びO-E5孔の軽石凝灰岩と軽石質砂岩の岩種境界はN6_-4孔に 比べ深いものの、その境界においては、速度のコントラストは無いことを確認。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できることから、平均化した物性値として整理する。_____





岩盤分類図

既往データ

4.8 ACグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

●断層等の影響により、グループ内で地質構造が異なる場合の地盤応答への影響(ACグループ)

▶ 応答スペクトル形状はAC直下データに基づく地盤応答(図中●)と、建屋直下各位置の地盤応答(図中●,●,●,●)傾向は同様となっていることから、断層による地盤応答への影響は小さいと考えられるものの、応答スペクトルの振幅については差が生じている。



- ▶ 以上の検討結果を踏まえ、ACグループ内の各施設に適用する物性値を以下のとおり整理する。
- 施設直下に断層があるACについては、断層による影響が否定できず、ACの1次固有周期より短周期側では差が生じていることから、「基本地盤 モデル」設定においては、上記の振幅の差にも留意し、その他のパラメータの保守性等も考慮したうえで,物性値等を設定する。

4.8 ACグループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.8 ACグループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ ACグループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きくなり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ➤ ACグループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値に対して同等または上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。



4.8 ACグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3:地震観測記録を用いた同定

- ➤ ACグループでは、東側地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰 定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外と しているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペク トルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。



目的関数(観測記録の伝達関数を平均して作成)





4.8 ACグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-4:地震波干涉法

- ➤ ACグループでは、東側地盤観測点の地震観測記録を用い、地震波干渉法の適用性を検討。
- ▶ 東側地盤においては、地震波の重複反射による 影響が大きく、表層地盤における地盤応答が複雑 な傾向となっている。
- ▶ 表層地盤における波形が、単純な入射と反射の 現象とは異なる傾向を示す場合には、安定したデ コンボリューション波形の算定が困難であり、本手 法による検討はできないと判断した。



●C-5:S波検層

- ▶ ACグループでは、R5-Q7孔におけるS波検層結果を参照。
- ➤ ACグループのS波検層データは、傾きは小さいものの、ごく短 周期側まで振動数依存性を有しており、散乱減衰が卓越 している傾向。



4.8 ACグループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

- ➤ ACグループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。
- ▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



103

4.8 ACグループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設定するパラメータ	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		D.表層地盤の 物性値等				
	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整 理した本グルー プに適用する PS検層結果は 各地点における 同じ地下構造 におけるデータで あると判断でき ることから、デー タを平均化した 物性値として整 理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減度定数 の値は概ね一 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	・ 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 に対して同等ま たは上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	・地盤中の重複 反射の影響により、安定したデコンボリューション 波形の算定が 困難であり、本 手法による検討 は出来ない。	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.8 ACグループのデータ整理

■ 整理結果のとりまとめ



: 信頼区間内のデータに基づく外挿範囲

4. データの整理 4.9 CAグループ

4.9 CAグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- ▶岩盤分類図を用いて本グループの地下構造について確認し、建物・構築物直下 においては、鷹架層中部層の凝灰岩、軽石凝灰岩、軽石質砂岩、鷹架層下部 層の細粒砂岩が主に分布していることを確認した。
- ▶BA直下においては、断層により岩種境界の深さに差が生じていることから、次頁に 示す検討を実施。
- ▶PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及 び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理し t- .
- •N6 -E2孔及びR5-O12孔については、凝灰岩と軽石凝灰岩及び軽石凝灰岩 と軽石質砂岩の岩種境界の深さが同等となっていることを確認。
- •R5-Q12孔の凝灰岩はN6 -E2孔と比べ薄いものの、凝灰岩においては速度の コントラストは無いことを確認。
- R5-07孔については、N6 -E2孔と比較し、軽石凝灰岩が厚く分布しているもの の、同程度の深さにおいて速度のコントラストを有することを確認。
- •N6 -E2孔については、T.M.S.L.10mよりも浅部において、他の孔と比較してS 波速度が小さいデータが得られているが、他の孔位置との地下構造の差は無いこ とから、同種の岩盤における速度構造として扱うことに問題は無いと判断した。
- ▶以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造である と判断できることから、平均化した物性値として整理する。



岩盤分類図

既往データ



地質柱状図の比較(グループ内の東西方向の順に整理)

4.9 CAグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

●断層等の影響により、グループ内で地質構造が異なる場合の地盤応答への影響(CAグループ)

▶ 建屋直下各位置の地盤物性(図中●,●,●,●,●)に対し、CA直下データに基づく地盤物性(図中●)は、建屋1次固有周期では大きい 地盤応答を与え、断層による地盤応答への影響は小さいと考えられるものの、応答スペクトルの振幅については差が生じている。



- ▶ 以上の検討結果を踏まえ、CAグループ内の各施設に適用する物性値を以下のとおり整理する。
- 施設直下に断層があるBAについては、断層による影響が否定できず、BAの1次固有周期より短周期側では差が生じていることから、「基本地盤 モデル」設定においては、上記の振幅の差にも留意し、その他のパラメータの保守性等も考慮したうえで,物性値等を設定する。
4.9 CAグループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.9 CAグループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ CAグループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きくなり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ➤ CAグループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値に対して同等または上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。

4.9 CAグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験/C-2:岩石コア試験



岩盤部分のひずみ依存特性(h-γ曲線)及び岩石コア試験結果

4.9 CAグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3:地震観測記録を用いた同定

- ➤ CAグループでは、東側地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰 定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外と しているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペク トルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。





度 (cm/s)

0.01

0.2 0. 周期(秒)

(2011年3月11日14:46 (M9.0) EW成分の例)

地震観測記録を用いたシミュレーション解析結果



4.9 CAグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

- ●C-4:地震波干涉法
- ➤ CAグループでは、東側地盤観測点の地震観測記録 を用い、地震波干渉法の適用性を検討。
- ▶ 東側地盤においては、地震波の重複反射による影響 が大きく、表層地盤における地盤応答が複雑な傾向と なっている。
- ▶ 表層地盤における波形が、単純な入射と反射の現象 とは異なる傾向を示す場合には、安定したデコンボリュ ーション波形の算定が困難であり、本手法による検討 はできないと判断した。



●C-5:S波検層

- ➤ CAグループでは、R5-Q7孔及びR5-Q12孔におけるS波 検層結果を参照。
- ➤ CAグループのS波検層データは、複数データで同様の傾向 となっており、傾きは小さいものの、ごく短周期側まで振動数 依存性を有しており、散乱減衰が卓越している傾向。





4.9 CAグループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

- ➤ CAグループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。
- ▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



4.9 CAグループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設定するパラメータ	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		D.表層地盤の 物性値等				
	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整 理した本グルー プに適用する PS検層結果は 各地点における 同じ地下構造 におけるデータで あると判断でき ることから、デー タを平均化した 物性値として整 理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減度定数 の値は概ね一 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	・ 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 に対して同等ま たは上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	・地盤中の重複 反射の影響によ り、安定したデコ ンボリューション 波形の算定が 困難であり、本 手法による検討 は出来ない。	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.9 CAグループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



4. データの整理 4.10 CBグループ

4.10 CBグループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- >岩盤分類図を用いて本グル−プの地下構造について確認し、建物・構築物直下 においては、鷹架層中部層の凝灰岩、軽石凝灰岩、軽石質砂岩、鷹架層下部 層の細粒砂岩が主に分布していることを確認した。
- ▶本グループの建物・構築物直下においては、岩種の分布に差を与えるような断層 は見られない。
- ▶PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- •N6_-X孔及びR5-Q12孔については、凝灰岩と軽石凝灰岩及び軽石凝灰岩 と軽石質砂岩の岩種境界の深さが同等となっていることを確認。
- D-3孔については、N6_-X孔と同様に軽石凝灰岩と軽石質砂岩の岩種境界 に速度のコントラストを有することを確認。
- R5-Q12孔の凝灰岩はN6_-X孔と比べ薄いものの、凝灰岩においては速度の コントラストは無いことを確認。
- R5-Q12孔の浅部にN6_-X孔に見られない砂質軽石凝灰岩及び軽石混り砂 岩が分布しているものの、当該深さにおいて速度のコントラストは無いことを確認。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できることから、平均化した物性値として整理する。



岩盤分類図



4.10 CBグループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、施設固有周期より短周期において応答スペクトルの大きさが一致することから、岩盤部分の非線形性が、入力地震動の算定結果に及ぼす影響は小さい。



- 4.10 CBグループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ CBグループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きくなり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ➤ CBグループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値に対して同等または上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。

4.10 CBグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数
 ●C-1:三軸圧縮試験/C-2:岩石コア試験





岩盤部分のひずみ依存特性(h-γ曲線)及び岩石コア試験結果

4.10 CBグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3:地震観測記録を用いた同定

- ➤ CBグループでは、東側地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰 定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外と しているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペク トルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。







122

4.10 CBグループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-4:地震波干涉法

- ➤ CBグループでは、東側地盤観測点の地震観測記録を用い、地震波干渉法の適用性を検討。
- ▶ 東側地盤においては、地震波の重複反射による 影響が大きく、表層地盤における地盤応答が複雑 な傾向となっている。
- ▶ 表層地盤における波形が、単純な入射と反射の 現象とは異なる傾向を示す場合には、安定したデ コンボリューション波形の算定が困難であり、本手 法による検討はできないと判断した。



●C-5:S波検層

- ➤ CBグループでは、R5-Q12孔におけるS波検層結果を 参照。
- ➤ CBグループのS波検層データは、傾きは小さいものの、ご く短周期側まで振動数依存性を有しており、散乱減衰 が卓越している傾向。





基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) 4.10 CBグループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

- ➤ CBグループの周囲は、表層地盤として埋戻し土が分布。
- ▶ 表層地盤の物性値等としては、下記の埋戻し土における深度依存回帰を用いる。



4.10 CBグループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設定するパラメータ	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		D.表層地盤の 物性値等				
	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{o.} v)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整理した本グループにあれて整理した本グループに適用する PS検屈における同じ地下構造におけるデータであると判断できることから、データを生値として整理。	 Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して入力 地震動の算定 結果に影響し ない程度の非 線形性となって いる。 	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減して安 の値は概ねー 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 に対して同等ま たは上回る。 	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 ・地盤中の重複 反射の影響により、安定したデコンボリューション 波形の算定が 困難であり、本 手法による検討 は出来ない。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 ・埋戻し土が分布 しており、深度依 存回帰として整 理。

4.10 CBグループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



: 信頼区間内のデータに基づく外挿範囲

4. データの整理 4.11 AZ周辺グループ

4.11 AZ周辺グループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- ≻岩盤分類図を用いて本グル−プの地下構造について確認し、建物・構築物直下 においては、鷹架層中部層の砂質軽石凝灰岩、凝灰岩、軽石凝灰岩、軽石質 砂岩が主に分布していることを確認した。
- ▶本グループの建物・構築物直下においては、岩種の分布に差を与えるような断層 は見られない。
- ▶PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- E_-W_孔、E_-E2_孔、E-4孔及びR5-Q7孔については、軽石凝灰岩と軽石 質砂岩の岩種境界の深さが同等となっていることを確認。
- R5-Q7孔については、他地点と比べ、砂質軽石凝灰岩が薄く、凝灰岩及び軽石凝灰岩の岩種境界が浅いものの、岩種境界において、速度のコントラストは無いことを確認。
- R5-Q8孔については、軽石凝灰岩が他地点と比べ厚くなっているものの、その他 地点の軽石凝灰岩の速度(Vs=770~1000m/s)と比較し、同等の速度 となっている。
- >以上のことから、本グループにおけるPS検層データについては、同じ地下構造であると判断できることから、平均化した物性値として整理する。





岩盤分類図



4.11 AZ周辺グループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

- ▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、AZ周辺については、施設の1次固有周期において、非線形条件と線形条件の応答スペクトルに差が生じていることを確認。
- ▶ 以上を踏まえ、AZ周辺における岩盤部分の剛性の非線形性については、「基本地盤モデル」設定の段階で上記の差に 留意した設定を行う。



- 4.11 AZ周辺グループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ AZグループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きくなり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ➤ AZグループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小ひずみ領域における減衰定数の値に対して同等または上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。

4.11 AZ周辺グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験/C-2:岩石コア試験





岩盤部分のひずみ依存特性(h-γ曲線)及び岩石コア試験結果

4.11 AZ周辺グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3:地震観測記録を用いた同定

- ➤ AZグループでは、東側地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減衰 定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外と しているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペク トルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。



目的関数(観測記録の伝達関数を平均して作成)





地震観測記録を用いたシミュレーション解析結果

4.11 AZ周辺グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

●C-4:地震波干涉法

- ➤ AZ周辺グループでは、東側地盤観測点の地震観 測記録を用い、地震波干渉法の適用性を検討。
- ▶ 東側地盤においては、地震波の重複反射による 影響が大きく、表層地盤における地盤応答が複雑 な傾向となっている。
- ▶ 表層地盤における波形が、単純な入射と反射の 現象とは異なる傾向を示す場合には、安定したデ コンボリューション波形の算定が困難であり、本手 法による検討はできないと判断した。



●C-5:S波検層

- ▶ AZ周辺グループでは、R5-Q7孔及びR5-Q8孔におけるS波検層結果を参照。
- ➤ AZ周辺グループのS波検層データは、R5-Q7孔における傾きは小さいものの、いずれのデータもごく短周期側まで振動数依存性を有しており、散乱減衰が卓越している傾向。



東側地盤 エリア内のS波検層結果の傾向分析結果

4.11 AZ周辺グループのデータ整理

■D.表層地盤の物性値等

- ➤ AZ周辺グループの周囲は、表層地盤として流動化処理土が分布。
- ▶ 左下図のとおり、流動化処理土の他、原地山、高配合流動化処理土及びベントナイト混合土等が分布していることから、 左下図の2つの解析モデルにより2次元周波数応答解析手法により影響検討を実施。
- ▶ 表層領域(側方境界まで)を流動化処理土(第2グループ)で置換したケース(右下図青線)と建屋近傍の掘削領域のみを流動化処理土(第2グループ)で置換したケース(右下図橙線)では、基礎岩盤の応答に顕著な違いはない。
- ▶ 以上より、周辺地盤の影響よりも流動化処理土の物性値が支配的であることを確認。



4.11 AZ周辺グループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

- ▶ AZ周辺グループの周囲には、表層地盤として流動化処理土(第2グループ)が分布。
- ▶ 流動化処理土はセメント添加による人工材料であるため、一般的に土質材料のような深度依存(拘束圧依存) はないものと考えられることから、深度依存のない平均物性値として整理できる。



第2グループの湿潤密度pt及び動せん断弾性係数Go分布図

4.11 AZ周辺グループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設定するパラメータ	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		D.表層地盤の 物性値等				
	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{o.} v)
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	
科学的な着目点	•「3.」において整 理した本グルー プに適用する PS検層結果は 各地点における 同じ地下構造 におけるデータで あると判断でき ることから、デー タを平均化した 物性値として整 理。	• Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して建物の 1次固有周期 において差が生 じている。	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減度定数 の値は概ね一 定に収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	・ 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 に対して同等ま たは上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 ・地盤中の重複 反射の影響により、安定したデコンボリューション 波形の算定が 困難であり、本 手法による検討 は出来ない。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 流流動化処理 土(第2グループ)が分布しており、深度依存のない平均物性値として整理。

4.11 AZグループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



: 信頼区間内のデータに基づく外挿範囲

4. データの整理 4.12 G14グループ

4.12 G14グループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

- ●岩盤部分のPS検層(a.-①、a-②)
- >岩盤分類図を用いて本グル−プの地下構造について確認し、建物・構築物直下においては、、鷹架層 中部層の砂質軽石凝灰岩、軽石凝灰岩が主に分布していることを確認した。
- >PS検層(●+●+●)のうち、本グループにおけるPS検層孔の地質柱状図及び速度構造の比較を行い、建物・構築物直下の地下構造の特徴について整理した。
- ▶G14建屋の直下において、sf-6断層が分布し、断層の上盤側と下盤側それぞれにおいて、地質構造が 異なる特徴を有している。
- H_-X_(2) 孔においては、深部においてsf-6断層がみられ、断層の上盤側、下盤側で地質構造の差が生じており、上盤側では軽石凝灰岩が、下盤側では砂質軽石凝灰岩が厚く分布する。
- R5-Q4については、sf-6断層の上盤側のデータが得られており、H_-X_(2)孔の上盤側のデータと比較すると、岩種境界の深さは同等となっているが、速度構造の傾向は異なっている。
- R5-Q3孔については、sf-6断層の下盤側のデータが得られ、H_-X_(2)孔及びR5-Q4孔とは岩種分布が異なっている。
- •G14の直下孔(H_-X_(2)孔)のS波速度の値は、断層の上盤側のデータであるR5-Q4孔のS波速度と比較して、T.M.S.L.-30m程度を境に上側では同程度の大きさとなっているが、下側では異なっている。
- ▶以上のことから、G14グループについては、各ボーリング位置における地質構造及び速度構造の特徴に差が見られ、同じ地下構造となっていないことから、グループ内の各施設個別に物性値を整理する。
- ▶上記を踏まえ、G14は、建屋直下のH_-X_(2)孔、G16は断層の上盤側のデータが得られているR5-Q4孔、G36は断層の下盤側のデータが得られているR5-Q3孔に基づく物性値を整理する。





岩盤分類図

追加調査データ(R5-Q3)

既往データ

4.12 G14グループのデータ整理

■A.岩盤部分の物性値等

●断層等の影響により、グループ内で地質構造が異なる場合の地盤応答への影響(G14グループ)

▶ 長周期側では、下盤側の地盤が支配的な構造となっている建屋西端(図中●)よりも、上盤側の地盤が支配的となっている北端(図中●)、南端(図中●)、東端(図中●)のほうが、大きな地盤応答を与え、建屋直下各位置の地盤物性(図中●,●,●,●,●)に対し、G14 直下データに基づく地盤物性(図中●)は、建屋1次固有周期では小さな地盤応答を与え、それよりも短周期では同等となっている。



- ▶ 以上の検討結果を踏まえ、G14グループ内の各施設に適用する物性値を以下のとおり整理する。
- 各ボーリング位置における地質構造及び速度構造の特徴に差が見られ、同じ地下構造となっていないことから、G14グループにおける各施設個別に物性値等の整理を行うこととし、G14は、建屋直下のH_-X_(2)孔、G16は断層の上盤側のデータが得られているR5-Q4孔、G36は断層の下盤側のデータが得られているR5-Q3孔に基づく物性値を整理する。
- 施設直下に断層があるG14については、断層による影響が否定できず、直下データに基づく物性値は建屋の1次固有周期では小さな地盤応答 を与える可能性がある。「基本地盤モデル」設定においては、上記の振幅の差にも留意し、その他のパラメータの保守性等も考慮したうえで、物 性値等を設定する。

4.12 G14グループのデータ整理

■ B.岩盤部分の剛性の非線形性

●Ss地震時の岩盤部分の非線形レベル及び非線形性が入力地震動に与える影響確認

- ▶ 非線形条件とした場合と線形条件とした場合の地盤のせん断ひずみ度及び入力地震動の応答スペクトルを比較した結果、G14については、施設固有周期よりも短周期において、非線形条件と線形条件の応答スペクトルに差が生じていることを確認。
- ▶ 以上を踏まえ、G14における岩盤部分の剛性の非線形性については、「基本地盤モデル」設定の段階で上記の差に留意した設定を行う。



- 4.12 G14グループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-1:三軸圧縮試験

- ▶ 三軸圧縮試験において元となっているデータのばらつき幅は小さく、線形状態に対応する減衰定数(せん断ひずみ10⁻²% 以下)における減衰定数の値は、概ね一定に収束している。
- ➤ G14グループにて考慮する岩種のひずみ依存特性(h γ)によれば、地盤の材料減衰は、地盤のせん断ひずみが大きく なり、非線形化が進行するほど増大する傾向。

●C-2:岩石コア試験

- ▶ G14グループにて考慮する岩種の岩石コア試験(パルスライズタイム法)に基づく材料減衰は、三軸圧縮試験における小 ひずみ領域における減衰定数の値に対して同等または上回る結果が得られている。
- ▶ この傾向は、スペクトル比ほど顕著ではないと考えられるものの、試験におけるリファレンス(アルミ供試体)と岩石コアの透過波の周波数成分の乖離が影響し、減衰を大きく評価したためであると考えられる。



- 4.12 G14グループのデータ整理
- ■C.岩盤部分の減衰定数

●C-3: 地震観測記録を用いた同定

- ➤ G14グループでは、東側地盤観測点の地震観測記録を用いて以下のとおり減 衰定数を同定。
- ▶ 減衰定数の同定結果の信頼区間は周期0.1s~1sの範囲であるが、その範囲 外の周期に外挿した設定を行った上で、地震観測記録を用いたシミュレーション 解析を実施。
- ▶ シミュレーション解析の結果、周波数依存性あり(リニア型及びバイリニア型)と 周波数依存性なしのケースのいずれについても、外挿範囲も含む全周期帯にお いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか いて、シミュレーション解析結果は地震観測記録と概ね同等または上回ることか
 - ら、減衰定数は適切に同定されている。



- 注1: 地震観測記録を用いた同定結果において観測記録との整合性の良い 0.1sよりも長周期側が信頼区間となるが、シミュレーション解析を行う 上で、0.1sよりも短周期側の減衰定数を設定する必要があるため、 0.1sよりも短周期側については、各ケースの評価された減衰定数を外 挿して設定。また、シミュレーション解析上はh=1.0で頭打ちとなるよう 設定している。
- 注2: 佐藤ほか(2006)においては周期1s以上の長周期側を解析対象外と しているが、シミュレーション解析において長周期側も含んだ応答スペク トルの評価を行うことから、長周期側にも解析対象を拡張している。





4.12 G14グループのデータ整理

■C.岩盤部分の減衰定数

- ●C-4:地震波干渉法
- ➤ G14グループでは、東側地盤観測点の地震観測 記録を用い、地震波干渉法の適用性を検討。
- ▶ 東側地盤においては、地震波の重複反射による 影響が大きく、表層地盤における地盤応答が複雑 な傾向となっている。
- ▶ 表層地盤における波形が、単純な入射と反射の 現象とは異なる傾向を示す場合には、安定したデ コンボリューション波形の算定が困難であり、本手 法による検討はできないと判断した。



●C-5:S波検層

- ➤ G14グループでは、R5-Q3孔及びR5-Q4孔におけるS 波検層結果を参照。
- ➤ G14グループのS波検層データは、複数データで同様の 傾向となっており、傾きは小さいものの、ごく短周期側ま で振動数依存性を有しており、散乱減衰が卓越してい る傾向。



東側地盤 エリア内のS波検層結果の傾向分析結果
4.12 G14グループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

- ▶ G14グループの周囲は、表層地盤として流動化処理土が分布。
- ▶ 左下図のとおり、流動化処理土の他、原地山等が分布していることから、左下図の2つの解析モデルにより2次元 周波数応答解析手法により影響検討を実施。
- ▶ 表層領域(側方境界まで)を流動化処理土(第2グループ)で置換したケース(右下図青線)と建屋近傍の 掘削領域のみを流動化処理土(第2グループ)で置換したケース(右下図橙線)では、基礎岩盤の応答に顕 著な違いはない。
- ▶ 以上より、周辺地盤の影響よりも流動化処理土の物性値が支配的であることを確認。





145

4.12 G14グループのデータ整理

■ D.表層地盤の物性値等

- ▶ AZ周辺グループの周囲には、表層地盤として流動化処理土(第2グループ)が分布。
- ▶ 流動化処理土はセメント添加による人工材料であるため、一般的に土質材料のような深度依存(拘束圧依存) はないものと考えられることから、深度依存のない平均物性値として整理できる。



第2グループの湿潤密度pt及び動せん断弾性係数Go分布図

4.12 G14グループのデータ整理

■整理結果の取りまとめ

▶ 各因子について、着目点ごとに、各データの分析結果を以下にまとめて示す。

設定するパラメータ	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		C.岩盤部分の減衰定数						
	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)								
			材料減衰		材料減衰+散乱減衰			速度構造 (G _{ev} y)		
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層			
科学的な着目点	・「3.」において整 理した本グルー プに適用する PS検層結果は 各地点における 同じ地下構造 ではないことから、 各施設個別に 物性値を整理。	• Ss地震の振幅 レベルにおいて も、線形条件と 比較して施設 固有周期よりも 短周期において 差が生じている。	 元となっている データのばらつき 幅は小さく、線 形状態に対応 する減し、 する、し、 でに収束。 地盤のせん断ひ ずみが大きくなり、 非線形化が進 行するほど増大 する傾向。 	・ 三軸圧縮試験 における小ひず み領域における 減衰定数の値 に対して同等ま たは上回る。	 ・地震観測記録 から同定された 減衰定数は、い ずれの周波数 依存性の仮定 条件においても、 地震観測記録 をよく説明する。 	 ・地盤中の重複 反射の影響により、安定したデコンボリューション 波形の算定が 困難であり、本 手法による検討 は出来ない。 	 ごく短周期側まで周波数依存性を有しており、 散乱減衰が卓越。 	 流動化処理土 (第2グルー プ)が分布しており、深度依存のない平均物性値として整理。 		

4.12 G14グループのデータ整理

■整理結果のとりまとめ



5. データの再整理

5. データの再整理

■各グループにおいて整理されたデータの再整理

- ▶ 4.にて整理した各グループにおけるデータの整理結果を踏まえ、各グループ間のデータの傾向について確認する。
- ▶ 確認は、各グループにおいて個別にデータを取得している「A.岩盤部分の物性値」及び「C-5:S波検層」を対象とする。
- ▶ 確認にあたっては、近接するグループ間のデータの類似性に着目した確認を行い、その傾向に対し、以下に示す観点での確認を行う。
- ▶ 上記確認の結果、グループ間で同じ地盤におけるデータであるとみなすことが可能である場合は、各グループにおいて参照するデータについて再整理を行う。

設定す	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		D.表層地盤の 物性値等				
りる	速度構造 (層厚、 Vs,Vp,p)	ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関 係)						
パラメータ			材料減衰		†	才料減衰+散乱減衰	₹	使度構造
			C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)
データ再整理の方針	 ・各グループで得られた速度構造 データの傾向について確認 ・速度構造が類似する範囲の地質構造を確認 ⇒グループ間で同じ地盤におけるデータであるとみなすことが可能である場合は、各グループにおいて参照するデータについて再整理 	 岩種ごとに整理されているデータであることから、同様の岩種が分布しているグループ単位でデータを整理 	同左	同左	 ・中央地盤、西側 地盤、東側地盤 の地震観測点で 整理 (「3.」の整理と 同じ) 	同左	 各グループで得られた減衰定数 カた減衰定数 データの傾向について確認 速度構造と減衰定数の対応関係に係る既往知見との比較 グループ間で同じ地盤におけるデータであるとみなすことが可能である場合は、各グループにおいて参照するデータについて再整理 	・埋戻し土又は流 動化処理土ごとに 整理 (「3.」の整理と 同じ)

5. データの再整理



5. データの再整理

■各グループにおいて整理されたデータの再整理

A.岩盤部分の物性値等

【地質構造の比較】

- ▶ 隣接するグループの速度構造の傾向が似ている範囲([___])において、地質構造の観点での傾向を確認した。
- ▶ 隣接するグループの速度構造の傾向が似ているF施設周辺、AA周辺、GA、AGの4グループについては、地質構造の傾向も同様となっていることを確認した。



5. データの再整理

■各グループにおいて整理されたデータの再整理

A.岩盤部分の物性値等

【地質構造・速度構造の比較】

- ▶ 隣接するグループの速度構造の傾向が似ている範囲(【___】)において、地質構造の観点での傾向を確認した。
- ▶ 隣接するグループの速度構造の傾向が似ているCA、CBの2グループについては、地質構造の傾向も同様となっていることを確認した。



5. データの再整理

■各グループにおいて整理されたデータの再整理

C-5:S波検層

- ●減衰定数の傾向に係る分析
- ➢ 各グループにおいて得られた追加調査によるS波検層データは、地点により周波数依存性の傾きや大きさには差があるものの、特定のグループ近傍にて値が大きく異なる等の明確な傾向は見られず、類似したデータが得られていると考えられる。
- ▶ このことから、敷地内においては、岩盤部分の減衰定数は概ね一様の傾向を示していると考えられるが、既往知見に基づく以下の確認を実施する。
 - 佐藤ほか(2006)及び福島ほか(1994)において、地下構造が大きく異なると、減衰定数も異なる値が示されることが示唆されている。
 - 敷地においては、f-1、f-2断層を境として地下構造が大きく異なることから、この差が既往知見に照らして減衰定数に差 を与えるような地下構造の差になっているか、確認を実施。



5. データの再整理

■各グループにおいて整理されたデータの再整理

C-5:S波検層

●既往知見における減衰定数の評価結果との比較

- ▶ 佐藤ほか(2006)及び福島ほか(1994)に示される、地盤の速度構造や構成岩種が類似している地点における 減衰定数の評価結果に対し、敷地におけるS波検層データを比較した。
- 敷地におけるS波検層データに見られる周波数依存性の傾きは、既往知見における周波数依存性の傾きと類似している。減衰定数の大きさについても、佐藤ほか(2006)及び福島ほかにおいて値が示されている周期0.1秒近傍において、いずれの地点においても整合的な値が得られている。
- ➤ これらの傾向は、敷地において地下構造が大きく異なるf-1、f-2断層を境とした領域(中央地盤、西側地盤、東側地盤)の間でも傾向は変わらないことから、敷地内における地下構造の差は、既往知見に照らしても、減衰定数に差を与えるような差となっていないと考えられる。



S波検層による減衰定数の既往知見との比較

5. データの再整理

■各グループにおいて整理されたデータの再整理

C-5:S波検層

●地点間の速度構造との対応関係に係る分析

➤ 福島ほか(1994)等の既往知見によれば、減衰定数の大きさは、地盤の速度構造と関係があるとされていることから、既往知見におけるS波速度と減衰定数の相関性に着目した分析を行い、グループ間の速度構造の差が、減衰定数に差を与えうる差となっているかの確認を実施。

【分析結果】

- 各グループにおけるデータに着目すると、中央地盤、西側地盤、東側 地盤それぞれの中での傾向としては、Vsの大きさと減衰定数の大きさ に相関性は見られない。
- 既往知見における経験式(福島ほか(1994))においても、敷地内のVsの範囲内(約600m/s~1000m/s)においては、減衰定数は大きく変動しない範囲に該当しており、敷地において得られた減衰定数データも、既往知見の経験式による値と整合。
- ▶ 以上のことから、当社敷地における地盤の特徴としては、敷地において地 下構造が大きく異なるf-1、f-2断層を境とした領域(中央地盤、西側 地盤、東側地盤)の間でも傾向は変わらないと考えられる。

[⇒]地震観測記録データの適用において考慮している範囲と同様に、f-1、 f-2断層を境とした中央地盤、西側地盤、東側地盤の単位で同じ地盤 におけるデータとして扱うことが可能。



注1:上図における減衰定数はS波検層データのうち周期 0.1sにおける値をサンプリング。Vsは当該地点における PS検層結果について層厚重みづけ平均により算定。

5. データの再整理

■各グループにおいて整理されたデータの再整理

▶ 以上を踏まえると、「A.岩盤部分の物性値等」及び「C-5:S波検層」のデータについては、同じ地盤におけるデータであるとみな すことが可能なグループ間でデータを共有することにより、各グループにおいて参照可能なデータが増大することとなり、地盤の特 徴を捉える上での信頼性の向上が期待できる。

	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性	C.岩盤部分の減衰定数					D.表層地盤の 物性値等	
記守する		7.1ずみ依存特性		减衰定数(h)					
設定する パラメータ	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·		材料	減衰	材料減衰+散乱減衰			海 唐 構 告	
	(層厚、Vs,Vp,p)	(G/G ₀ -γ関係)	C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を用 いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)	
取得データ	PS検層 (a①, a②)	三軸圧縮試験(b ①)	三軸圧縮試験 (c①)	岩石コア試験 (c②)	地震観測記録(c ③)	地震観測記録(c ③)	S波検層 (c⑤, c⑥)	PS検層 (d①, d②)	
AA周辺	• N3U • M-S • N3-E5_ • L-T • N3E5_ • M-T	・細粒砂岩 ・泥岩(下部層)	• 同左	・同左	【地震観測記録を用 いた同定】 ・ 中央地盤観測点の	【地震波干渉法】 ・中央地盤観測点の	• R5-Q2 • R5-Q10	 ・ 埋戻し土のPS検層 結果 	
F施設周辺	• L-U_ • M-5 • D-E5_ • D-T • M-V • D-5 • N -II • R5-09	F施設周辺Gr	のデータ		也震観測記録 	也震観測記録 	・R5-Q9 Fだ ・L-T の	施設周辺Gr データ	
GA	• R5-Q2 • (R5-Q10) • R5-Q10 • L-4 • D-4	ー AGGrのデータ	F施設周辺		申請単位の異な		• R5-Q6 - A	EGrのデータ	
AG	• (R5-Q2) • KV • (R5-Q2)	- GAGrのデータ	C 施設のA4 構造や地	中心に構成され aも含まれるため 質構造の観点に	ているが、再処埋 、ここでは、速度 基づき整理。		• R5-Q11		
AE	• N36 • D-6 • R5-Q6								
DC	• K3 • R5-Q1 • R5-Q11								
E施設 周辺	• JT_ • J5_ • CU • J-T • K-T • R5-Q5	 泥岩(上部層) 砂岩・凝灰岩互 層 礫混り砂岩 	• 同左	• 同左	【地震観測記録を 用いた同定】 ・西側地盤観測 点の地震観測記 録	【地震波干渉法】 ・西側地盤観測 点の地震観測記 録	• R5-Q5 • J-T	 ・埋戻し土のPS検 層結果 	

5. データの再整理

■各グループにおいて整理されたデータの再整理

▶ 以下に、データを再整理結果を示す。

	A.岩盤部分の 物性値等		D.表層地盤の 物性値等					
設定する		ひずみ依存特性 (G/G ₀ -γ関係)						
パラメータ	速度構造		材料減衰			材料減衰+散乱減衰	i	速度構造
	(層厚、Vs,Vp,p)		C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を用 いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)
取得データ	PS検層 (a①, a②)	三軸圧縮試験(b ①)	三軸圧縮試験 (c①)	岩石コア試験 (c②)	地震観測記録(c ③)	地震観測記録(c ③)	S波検層 (c⑤, c⑥)	PS検層 (d①, d②)
	• N64	• 砂質軽石凝灰岩	• 同左	・同左	【地震観測記録を用 いた同定】	【地震波干渉法】	• R5-Q7	 ・ 埋戻し土のPS検層
AC	• N6-V • R5-Q7	• 軽石凝灰岩 • 軽石質砂岩			 ・東側地盤観測点の 地震観測記録 	 東側地盤観測点の 地震観測記録 	・R5-Q12 C/ の	™ [★] AGr及びCBGr データ
					-			Z 向辺Gr データ
CA	• NoE2 • R5-Q7 • R5-Q12	 ・ 砂貝軽石炭灰岩 ・ 凝灰岩 ・ 軽石凝灰岩 ・ 軽石質砂岩 	• 阿左	・回左			• R5-Q4	14Grのデータ
СВ	・D-3 ・(R5-Q12)のデータ	• 細粒砂岩	 同左 	・同左				
AZ	• EW_ • EE2_ • E-4 • R5-Q7 • R5-Q8	 砂質軽石凝灰岩 軽石混り砂岩 凝灰岩 軽石凝灰岩 軽石凝灰岩 軽石質砂岩 	• 同左	• 同左				・流動化処理土の PS検層結果
G14	• HX_(2) • R5-Q3 • R5-Q4	 ・ 軽石混り砂岩 ・ 砂質軽石凝灰岩 ・ 凝灰岩 ・ 軽石凝灰岩 	• 同左	• 同左				・流動化処理土の PS検層結果

5. データの再整理

■ 整理結果のとりまとめ(AA周辺グループ)



5. データの再整理

■整理結果のとりまとめ(F施設周辺グループ)



5. データの再整理

■ 整理結果のとりまとめ(AEグループ)



5. データの再整理

■ 整理結果のとりまとめ(AGグループ)



5. データの再整理

■ 整理結果のとりまとめ(GAグループ)



5. データの再整理

■整理結果のとりまとめ(DCグループ)



5. データの再整理

■整理結果のとりまとめ(E施設周辺グループ)



5. データの再整理

■整理結果のとりまとめ(ACグループ)



5. データの再整理

■整理結果のとりまとめ(CAグループ)



5. データの再整理

■整理結果のとりまとめ(CBグループ)



5. データの再整理

■ 整理結果のとりまとめ(AZ周辺グループ)



5. データの再整理

■整理結果のとりまとめ(G14グループ)



6. 敷地の地盤の特徴を踏まえた地下構造モデルの設定

6. 敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルの設定

■敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルの設定方針

▶ 5.にて再整理したデータを用い、各因子に対し、以下の考え方により敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルを設定する。

●A. 岩盤部分の物性値等

▶ 岩盤部分の物性値等については、5.において再整理したデータに基づき、4.に示したデータの整理において用いた方法と同様の考え方に基づき設定する。

●B. 岩盤部分の剛性の非線形性

- > 岩盤部分の剛性の非線形性については、三軸圧縮試験に基づくひずみ依存特性(G/G₀-γ)を設定する。
- ▶ なお、4.に示したとおり、いずれのグループにおいても剛性の非線形性による影響は小さいことを確認している。

■C. 岩盤部分の減衰定数 別紙参照

- ▶ 岩盤部分の減衰定数については、C-1~C-5の複数の手法により減衰定数の値が評価されていることから、各手法により 得られたデータについて、手法間の減衰定数の大きさや周波数依存性の特徴の相対的な比較または既往知見との比較 等を行った上で、敷地における地盤の特徴を表す減衰定数を設定する。
- ▶ 上記検討は、各手法のもつ減衰定数の物理的な意味合い(散乱減衰の考慮の有無や、考慮している地震の大きさまたは地盤のひずみレベル)の差や、データの信頼区間に着目して実施する。

■D. 表層地盤の物性値等

▶ 4.に示したとおり、埋め戻し土については深度依存回帰の平均を、流動化処理土については深度依存のない平均物性値を設定する。

7. 今後の対応

7. 今後の対応

■次回以降の説明内容

- ① 敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルの設定結果
 - C.岩盤部分の減衰定数については複数手法によるデータを有していることから、敷地の地盤の特徴を 捉える上で適切な値を設定する。
 - その上で、A.~D.の因子について、5. のデータの再整理結果を踏まえ、各グループの敷地の地盤の 特徴を捉えた地下構造モデルを設定する。
- ② 設計に用いる地盤モデル(基本地盤モデル)を作成するために必要な検討項目及び検討方針
 - 敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルの設定結果を踏まえ、以下の検討を行い、設計に用いる 地盤モデルを作成する。
 - ▶ 設計に用いる地盤モデルに設定にあたっては、具体的な耐震設計を行っていく上での解析プログラムの制限及び設計の合理性を考慮した検討を実施する。
 - ▶ 上記事項の設計に用いる地盤モデルの設定にあたっては、各グループで設定された敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルとの応答スペクトルの比較等による確認を実施し、施設の耐震設計で適用する上での合理性を検討する。
- ③ 設計に用いる地盤モデル(基本地盤モデル)の作成及び入力地震動の算定結果

(別紙)地盤の特徴を捉えた減衰定数の考え方

参考:今後詳細説明

(別紙)地盤の特徴を捉えた減衰定数の考え方

■C. 岩盤部分の減衰定数に係る検討(複数手法によるデータの整理)

▶ A.~D.の因子のうち、C.岩盤部分の減衰定数については、複数の手法により減衰定数の値が評価されていることから、各 手法により得られたデータについて、手法間または既往知見との比較等により、敷地における地盤の特徴を表す減衰定数 を設定する。

設定する	A.岩盤部分の 物性値等	B.岩盤部分の 非線形性		C.岩盤部分の減衰定数					
パ	速度構造	ひずみ依存特性	材料減衰		材料減衰+散乱減衰				
フメータ	(層厚、 Vs,Vp,p)	(G/G ₀ -γ関 係)	C-1 三軸圧縮試験	C-2 岩石コア試験	C-3 地震観測記録を 用いた同定	C-4 地震波干渉法	C-5 S波検層	(G ₀ ,γ)	
データ再整理の方針	_	_	複数手法により得 表す減衰定数を ・手法間における ・既往知見におけ ・材料減衰と散ま	■====================================					

(別紙)地盤の特徴を捉えた減衰定数の考え方

- ■C. 岩盤部分の減衰定数に係る検討(複数手法によるデータの整理)
 - ●材料減衰に係るデータ(「 C-1:三軸圧縮試験」及び「 C-2:岩石コア試験」)
- ▶ 三軸圧縮試験結果は、小ひずみ領域において回帰曲線の元としている個別のデータが概ね一定の値に収束していることから、線形状態に対応する減衰定数の値について、地盤の実態を捉えた値として評価されていると考えられる。
- ▶ 岩石コア試験結果は、線形状態における材料減衰としては、岩石コア試験は、透過波形データの高次成分による影響により、地盤の実態に対して大きい値として評価されていると考えられる。
- ▶ 各手法において対象としている地盤のせん断ひずみは、「C-2:岩石コア試験」がごく小さいひずみ領域のみに着目していることに対し、「C-1:三軸圧縮試験」は、ひずみ1%程度までのデータに基づく非線形特性を考慮可能。
- ▶ Ss地震時の岩盤部分のひずみは、「B.岩盤部分の剛性の非線形性」におけるデータの整理結果(4.1~4.12)より、 10⁻²オーダー%に至り、その際の材料減衰は、線形状態から数%増大することとなる。
- ▶ 以上を踏まえ、材料減衰としては線形領域及び非線形領域ともに、「C-1:三軸圧縮試験」に基づく減衰定数を設定し、 Ss地震時のような大地震時においては、ひずみ依存特性を踏まえた材料減衰の増大を別途考慮することが、地盤の実態 を捉えた地下構造を評価することとなる。



(別紙)地盤の特徴を捉えた減衰定数の考え方

■C. 岩盤部分の減衰定数に係る検討(複数手法によるデータの整理)

- ●材料減衰+散乱減衰に係るデータ(「C-3:地震観測記録に基づく同定」、「C-4:地震波干渉法」、及び「C-5:S波検層」)
 - ▶「5.」の再整理結果に基づき、中央地盤、西側地盤、東側地盤それぞれにおけるS波検層データを平均化し、周波数依存性を有する減衰定 数を設定した。なお、S波検層データの信頼区間外である周期0.1秒よりも長周期側については、周波数依存性の傾きが維持される条件で外 挿して設定した。

【周波数依存性の傾向の比較】

- ▶「C-3:地震観測記録に基づく同定」にて仮定した周波数依存性の条件については、4.1~4.12のとおり、一定減衰に対し、リニア又はバイリニアのほうが観測記録の再現性は高い。
- ▶ 短周期側に信頼区間を有するS波検層データにおいて周波数依存性の傾きを有していることを踏まえると、敷地の地盤の特徴としては散乱減 衰が卓越していると考えられ、一定減衰、バイリニア型、地震波干渉法に対して、リニア型及びS波検層の方が地盤の実態に近いと考えられる。
- ▶ リニア型及びS波検層ともに、信頼区間外については外挿した設定としているが、両手法ともに、外挿範囲も含め地震観測記録をよく説明する。

【既往知見との比較】

- ▶ 上記を踏まえ、リニア型とS波検層について既往知見と比較した結果、中央地盤においては、既往知見の範囲に対して全周期帯で概ね整合。
- ▶ 西側地盤及び東側地盤については、S波検層は既往知見の範囲と整合的であるのに対し、リニア型は既往知見の範囲に対して小さい値を与える傾向となっている。この傾向は、5.にて示した福島ほか(1996)における速度構造との相関性に対して差を有している。

⇒以上より、S波検層データによる減衰定数が、最も敷地の地盤の特徴を捉えた値となっていることから、この値を、敷地の地盤の特徴を捉えた地下 構造モデルに設定する。



(別紙)地盤の特徴を捉えた減衰定数の考え方

■地盤の実態を捉えた地下構造の取りまとめ(イメージ)



6. 敷地の地盤の特徴を踏まえた地下構造モデルの設定

■敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルの設定結果(イメージ)

▶ 今後、前頁に示したデータの再整理結果を踏まえて、各グループにおける敷地の地盤の特徴を捉えた地下構造モデルを 設定していく。以下にイメージを示す。


参考 データ集

























基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考) 三軸圧縮試験データ(b.-①)

●ひずみ依存特性(G/G₀-γ) (1/2)





基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考) 三軸圧縮試験データ(b.-①)

●ひずみ依存特性(G/G₀-γ)(2/2)





基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考) 三軸圧縮試験データ(c.-1)

●ひずみ依存特性(h-y) (1/2)

せん断ひずみ γ (%)

軽石質砂岩



せん断ひずみ γ (%)

粗粒砂岩

196

せん断ひずみ γ (%)

砂岩•凝灰岩石層

(参考)三軸圧縮試験データ(c.-①)

せん断ひずみ γ (%)

礫混り砂岩

●ひずみ依存特性(h-γ)(2/2)



せん断ひずみ γ (%)

軽石混り砂岩

せん断ひずみ γ (%)

礫岩

(参考)岩石コア試験データ(c.-②)





:PS検層結果のS波速度 -----: 繰返し三軸試験結果の最小減衰定数 🛛 🔘: コアQ値測定結果の減衰定数(スペクトル比法) 🛆 : コアQ値測定結果の減衰定数(パルスライズタイム法)









(参考) 地震観測記録データ(c.-③)

No.	年	月		吐		震源地名	м	深さ	震央距離	震源距離	GL-200m			
				h4	J		101				NS	EW	UD	
1	2008	7	24	0	26	NORTHERN IWATE PREF	6.8	108.08	139	176	41.72	54.67	24.37	4
2	2011	3	11	14	46	FAR E OFF MIYAGI PREF	9.0	23.74	344	345	28.57	21.73	17.18	
3	2011	3	11	15	8	E OFF IWATE PREF	7.4	32.02	176	179	23.04	21.22	13.00	4
4	2011	4	7	23	32	E OFF MIYAGI PREF	7.2	65.89	310	317	10.67	11.23	7.90	
5	2011	6	23	6	50	E OFF IWATE PREF	6.9	36.4	155	159	16.72	23.08	13.48	4
6	2012	5	24	0	2	E OFF AOMORI PREF	6.1	59.6	79	99	21.84	20.39	14.11	
7	2012	12	7	17	18	FAR E OFF MIYAGI PREF	7.3	49	393	396	13.26	12.64	10.46	3
8	2014	8	10	12	43	E OFF AOMORI PREF	6.1	50.56	82	96	8.06	10.82	6.61	
9	2016	1	14	12	25	S OFF URAKAWA	6.7	51.51	166	174	10.18	11.48	10.72	3
10	2019	8	15	14	32	SHIMOKITA PENINSULA REG	5.5	92.6	19	95	11.53	15.43	11.22	
11	2020	12	21	2	23	E OFF AOMORI PREF	6.5	43	117	125	8.14	6.55	6.91	3
12	2022	3	16	23	36	OFF FUKUSHIMA PREF	7.4	57	363	367	9.00	10.27	7.08	



西側地盤における地震観測記録諸元

震央分布図

地震観測記録による減衰定数の同定に用いた地震(西側地盤の12地震)

(参考) 地震観測記録データ(c.-③)

No.	年	月	日	時		震源地名	М	深さ	震央距離	震源距離	GL-200m			
				h4	ゴ						NS	EW	UD	
1	2008	7	24	0	26	NORTHERN IWATE PREF	6.8	108.08	139	176	26.09	23.88	15.6	
2	2011	3	11	14	46	FAR E OFF MIYAGI PREF	9.0	23.74	344	345	20.74	18.99	19.3	
3	2011	3	11	15	8	E OFF IWATE PREF	7.4	32.02	176	179	12.46	17.57	11.7	
4	2011	4	7	23	32	E OFF MIYAGI PREF	7.2	65.89	310	317	7.86	7.69	6.7	
5	2011	6	23	6	50	E OFF IWATE PREF	6.9	36.4	155	159	13.04	11.57	10.5	
6	2012	5	24	0	2	E OFF AOMORI PREF	6.1	59.6	79	99	19.16	14.87	13.9	
7	2012	12	7	17	18	FAR E OFF MIYAGI PREF	7.3	49	393	396	7.87	8.60	7.9	
8	2014	8	10	12	43	E OFF AOMORI PREF	6.1	50.56	82	96	6.80	8.17	5.5	
9	2016	1	14	12	25	S OFF URAKAWA	6.7	51.51	166	174	9.05	7.75	6.7	
10	2019	8	15	14	32	SHIMOKITA PENINSULA REG	5.5	92.6	19	95	9.13	8.59	5.8	
11	2020	12	21	2	23	E OFF AOMORI PREF	6.5	43	117	125	5.12	6.56	5.0	
12	2022	3	16	23	36	OFF FUKUSHIMA PREF	7.4	57	363	367	7.70	8.56	6.4	

東側地盤における地震観測記録諸元

震央分布図

143 145

141 143 600 kn

45

43

41

39

37

地震観測記録による減衰定数の同定に用いた地震(東側地盤の12地震)

(参考)S波検層データ(c.-⑥)



206

(参考)S波検層データ(c.-⑥)



コリレーション波形と減衰定数(R5-Q3孔:観測深度GL-8m~-130m)

(参考)S波検層データ(C.-⑥)



(参考)S波検層データ(C.-⑥)



(参考)S波検層データ(c.-⑥)



(参考)S波検層データ(c.-⑥)



基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考) 表層地盤のPS検層(d.-①)





PS検層から得られたデータ(KT-3孔)



PS検層から得られたデータ(KT-5孔)





PS検層から得られたデータ(KT-9孔)

No.8(孔口標高 55.03m)



PS検層から得られたデータ(No.2孔)

PS検層から得られたデータ(No.7孔)

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考)表層地盤のPS検層(d.-①)





PS検層から得られたデータ(a-1孔)



PS検層から得られたデータ(a-4孔)





<u>TY-20-1(孔口標高 54.98m</u>)



PS検層から得られたデータ(TY-20-1孔)

PS検層から得られたデータ(b-2孔)

PS検層から得られたデータ(b-4孔)

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考)表層地盤のPS検層(d.-①)



PS検層から得られたデータ(TY-20-2孔)



PS検層から得られたデータ(TY-20-3孔)

<u> TY-20-5 (孔口標高 55.01m</u>)



PS検層から得られたデータ(TY-20-5孔)

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考) 表層地盤のPS検層(d.-2)

深度

(m)



PS検層から得られたデータ(fl-1孔)



PS検層から得られたデータ(fl-2孔)



PS検層から得られたデータ(fl-4孔)





PS検層から得られたデータ(fl-6孔)



PS検層から得られたデータ(fl-3孔)

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考)表層地盤のPS検層(d.-2)



PS検層から得られたデータ(fl-7孔)



PS検層から得られたデータ(fl-8孔)



PS検層から得られたデータ(fl-9孔)





PS検層から得られたデータ(fl-11孔)



PS検層から得られたデータ(fl-12孔)
基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考)表層地盤のPS検層(d.-2)



基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考)表層地盤のPS検層(d.-①)



PS検層から得られたデータ(KT-3孔)



PS検層から得られたデータ(KT-5孔)



PS検層から得られたデータ(KT-9孔)

No.8(孔口標高 55.03m)



No.2(孔口標高 54.99m) 弾性波速度(km/s) 深度 柱状図 地質区分 N値 - : Vp :Vs (m) 磯質土 し ・</li 0.91 15 · · · · · · · · · · · · · · · 所 増 シルト賞 御社谷 · ▲平■ 凝灰岩

PS検層から得られたデータ(No.2孔)



218

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考) 表層地盤のPS検層(d.-①)







PS検層から得られたデータ(a-4孔)

PS検層から得られたデータ(No.9刊.)



TY-20-1 (孔口標高 54.98m)



PS検層から得られたデータ (TY-20-1孔)

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考)表層地盤のPS検層(d.-①)



PS検層から得られたデータ(TY-20-2孔)



PS検層から得られたデータ (TY-20-3孔)

<u>TY-20-5 (孔口標高 55.01m</u>)



PS検層から得られたデータ(TY-20-5孔)

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考) 表層地盤のPS検層(d.-2)



PS検層から得られたデータ(fl-1孔)



PS検層から得られたデータ(fl-2孔)

N値

0.47

fl-5(孔口標高 55.02m)

柱状図

1. Mar 1

埋戻し土 碟混り

大₂ 所 砂

地質区分

シルト質

砂

深度

(m)



PS検層から得られたデータ(fl-4孔)



PS検層から得られたデータ(fl-6孔)

Vp

0.56

Vs



PS検層から得られたデータ(fl-3孔)

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考)表層地盤のPS検層(d.-2)



PS検層から得られたデータ(fl-7孔)



PS検層から得られたデータ(fl-8孔)



PS検層から得られたデータ(fl-9孔)



fl-11(孔口標高 55.00m) 弾性波速度(km/s) 深度 柱状図 地質区分 N値 · Vn _ · Vs (m) 0.40 10 15 ・ 建 課 に ま し 土 砂 028 059 シルト 質 □ 原竿層 輕石及灰岩

PS検層から得られたデータ(fl-11孔)



PS検層から得られたデータ(fl-12孔)

基準地震動に基づく入力地震動の策定(地盤モデル) (参考)表層地盤のPS検層(d.-2)



PS検層から得られたデータ(fl-13孔)



PS検層から得られたデータ(fl-14孔)

fl-15(孔口標高 55.04m) 弾性波速度(km/s) 深度 柱状図 地質区分 N値 - : Vp : Vs (m) 2 20 40 . 5 . 度架图 泥岩

PS検層から得られたデータ(fl-15孔)



