柏崎刈羽原子力発電所第	第6号機 設計及び工事計画審査資料
資料番号	KK6 添-2-002(比較表) 改 <mark>1</mark>
提出年月日	2024年2月6日

先行審査プラントの記載との比較表(VI-2-1-2 基準地震動Ss及び弾性設計用地震動Sdの策定概要)

東京電力ホールディングス株式会社 柏崎刈羽原子力発電所第6号機

先行審査プラントの記載との比較表(基準地震動Ss及び弾性設計用地震動Sdの策定概要)

柏崎刈羽	原子力発電度	近第7号機	柏崎刈羽原子力発電所第6号機
	相違 No	相違理由	
	1	 法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討内容の変更による	う差異(設置許可基準規則の解釈の改正を反映し、震源を特定せず策定する地震動に関す
	2	表現上の差異(設置許可基準規則の解	¥釈の改正前後の表現に則して記載)
	3	記載の適正化(基準地震動の包絡関係を明確に記載)	

東京電力ホールディングス株式会社 資料提出日:2024年2月6日 資料番号 : KK6 添-2-002(比較表)改 <mark>1</mark>

	備考
する	5検討内容を記載)

先行審査プラントの記載との比較表(VI-2-1-2 基準地震動Ss及び弾性設計用地震動Sdの策定概要)

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
目 次 1. 概要 2. 基本方針 3. 敷地周辺の地震発生状況 3.1 被害地震 3.2 敷地周辺の地震活動 4. 活断層の分布状況 5. 地震の分類 5.1 内陸地殻内地震 5.2 プレート間地震及び海洋プレート内地震 6. 敷地における地震波の伝播特性 6.1 地震観測 6.2 解放基盤表面の設定	目 次 1. 概要 2. 基本方針 3. 敷地周辺の地震発生状況 3.1 被害地震 3.2 敷地周辺の地震活動 4. 活断層の分布状況 5. 地震の分類 5.1 内陸地殻内地震 5.2 プレート間地震及び海洋プレート内地震 6. 敷地における地震波の伝播特性 6.1 地震観測 6.2 解放基盤表面の設定
6.3 地震波の伝播特性 6.3.1 ① <u>地下構造の評価</u>	 6.3 地震波の伝播特性 6.3.1 ①<u>敷地及び敷地周辺の地下構造</u>
 6.3.2 地震波の伝播特性の評価 6.3.3 基準地震動Ssの策定への反映事項 7. 基準地震動Ss 7.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動 7.1.1 地震発生層の設定 7.1.2 検討用地震の選定 7.1.3 地震動評価 7.2 震源を特定せず策定する地震動 7.2.1 評価方法 7.2.2 既往の知見 7.2.3 検討対象地震の選定と震源近傍の観測記録の収集 	 6.3.2 地震波の伝播特性の評価 6.3.3 基準地震動Ssの策定への反映事項 7. 基準地震動Ss 7.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動 7.1.1 地震発生層の設定 7.1.2 検討用地震の選定 7.1.3 地震動評価 7.2 震源を特定せず策定する地震動 7.2.1 評価方法 7.2.2 既往の知見 7.2.3 検討対象地震の選定と震源近傍の観測記録の収集 7.2.4 ②地下構造モデルの設定
7.2.4 震源を特定せず策定する地震動の応答スペクトル	7.2.5 震源を特定せず策定する地震動の応答スペクトル

東京電力ホールディングス株式会社 資料提出日:2024年2月6日 資料番号 :KK6-添-2-002(比較表)改<mark>1</mark>

	備考
1	記載の適正化(「7.2.4 地下構造モデ ルの設定」の項目が追加されたことを踏 まえ、それぞれの項目における記載内容 の違いを明確にするため。)
2	法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討内容の変更による 差異(設置許可基準規則の解釈の改正を 反映し、震源を特定せず策定する地震動 に関する検討内容を記載。以下同様。) (相違No.1)

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	
7.2.5 超過確率の参照	7.2.6 超過確率の参照	
7.3 基準地震動Ssの策定	7.3 基準地震動Ssの策定	
7.3.1 設計用応答スペクトル	7.3.1 設計用応答スペクトル	
7.3.2 設計用模擬地震波	7.3.2 設計用模擬地震波	
7.4 基準地震動Ssの超過確率参照	7.4 基準地震動Ssの超過確率参照	
8. 弾性設計用地震動 S d	8. 弾性設計用地震動 S d	
8.1 設定根拠	8.1 設定根拠	
8.2 安全機能限界と弾性限界に対する入力荷重の比率について	8.2 安全機能限界と弾性限界に対する入力荷重の比率について	
9. 参考文献	9. 参考文献	
1. 概 要	1. 概要	
本資料は、① <u>V</u> -2-1-1「耐震設計の基本方針」のうち「2.1 基本方針」に基づき、耐震	本資料は、① <u>₩</u> -2-1-1「耐震設計の基本方針」のうち「2.1 基本方針」に基づき、耐震	 図書構成
設計に用いる基準地震動Ss及び弾性設計用地震動Sdについて説明するものである。	設計に用いる基準地震動Ss及び弾性設計用地震動Sdについて説明するものである。	
2. 基本方針	2. 基本方針	・差異無し
基準地震動Ssは、「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」及び「震源を特定せ	 基準地震動Ssは、「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」及び「震源を特定せ	
■ ず策定する地震動」について、解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動と	 ず策定する地震動」について,解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動と	
してそれぞれ策定している。	してそれぞれ策定している。	
弾性設計用地震動Sdは,基準地震動Ssとの応答スペクトルの比率が目安として0.5	弾性設計用地震動Sdは,基準地震動Ssとの応答スペクトルの比率が目安として0.5	
を下回らないよう基準地震動Ssに係数を乗じて設定している。	を下回らないよう基準地震動Ssに係数を乗じて設定している。	
基準地震動Ssは,設置(変更)許可(平成29年12月27日)を受けたものを用いる。	基準地震動Ssは,設置(変更)許可(平成29年12月27日)を受けたものを用いる。	
基準地震動Ssの策定は,設置(変更)許可申請書の添付書類六「5. 地震」,弾性設計	基準地震動Ssの策定は,設置(変更)許可申請書の添付書類六「5. 地震」,弾性設計	
用地震動Sdの策定は,設置(変更)許可申請書の添付書類八「1.4 耐震設計」に記載	用地震動Sdの策定は,設置(変更)許可申請書の添付書類八「1.4 耐震設計」に記載	
のとおりであり、以下にその概要を示す。	のとおりであり、以下にその概要を示す。	
3. 敷地周辺の地震発生状況	3. 敷地周辺の地震発生状況	・差異無し
柏崎刈羽原子力発電所が位置する新潟県では、北東-南西方向の軸をもつ褶曲構造が卓	柏崎刈羽原子力発電所が位置する新潟県では、北東-南西方向の軸をもつ褶曲構造が卓	
越している(1)。このひずみ集中帯と呼ばれる褶曲構造は南北方向に分布する何条かの断	越している(1)。このひずみ集中帯と呼ばれる褶曲構造は南北方向に分布する何条かの断	
層・褶曲帯より成り、幅をもった領域全体で圧縮力によるひずみを解消するものと考え	層・褶曲帯より成り、幅をもった領域全体で圧縮力によるひずみを解消するものと考え	
られている(2)。	られている(2)。	
柏崎刈羽原子力発電所周辺では、上記に対応するように地震が発生しており、その発生	柏崎刈羽原子力発電所周辺では、上記に対応するように地震が発生しており、その発生	
様式から、陸域の浅いところで発生する「内陸地殻内地震」及び日本海東縁の比較的浅い	様式から、陸域の浅いところで発生する「内陸地殻内地震」及び日本海東縁の比較的浅い	
ところで発生する「日本海東縁部の地震」の2種類に大別される ⁽³⁾ 。	ところで発生する「日本海東縁部の地震」の2種類に大別される ⁽³⁾ 。	
敷地周辺における被害地震、中小地震及び微小地震の発生状況を以下のとおり整理す	敷地周辺における被害地震、中小地震及び微小地震の発生状況を以下のとおり整理す	
る。	る。	
3.1 被害地震	3.1 被害地震	・差異無し
過去の地震による敷地への影響を検討するために、過去に敷地周辺に影響を与えたと考	過去の地震による敷地への影響を検討するために、過去に敷地周辺に影響を与えたと考	

	備考
:方針」に基づき,耐震 説明するものである。	 図書構成の差異
レび「震源を特定せ び鉛直方向の地震動と	 ・差異無し
七率が目安として 0.5	
受けたものを用いる。 「5. 地震」,弾性設計 1.4 耐震設計」に記載	
軸をもつ褶曲構造が貞	 ・差異無し
こ分布する何条かの断 を解消するものと考え	
生しており,その発生 本海東縁の比較的浅い ³⁾ 。	
以下のとおり整理す	
辺に影響を与えたと考	 ・差異無し

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
えられる被害地震を調査する。調査においては、信頼性が高いと考えられる「日本被害 地震総覧」 ⁽⁴⁾ 及び「気象庁地震カタログ」 ⁽⁵⁾ を用いる。敷地からの震央距離が200km 程 度以内の地震を対象として選定した主な被害地震の諸元を表 3-1 に、それらの震央分布 を図 3-1 に示す。	えられる被害地震を調査する。調査においては、信頼性が高いと考えられる「日本被害 地震総覧」 ⁽⁴⁾ 及び「気象庁地震カタログ」 ⁽⁵⁾ を用いる。敷地からの震央距離が200km 程 度以内の地震を対象として選定した主な被害地震の諸元を表3-1に、それらの震央分布 を図3-1に示す。
3.2 敷地周辺の地震活動 「気象庁地震カタログ」 ⁽⁵⁾ に記載されている 1923 年~2012 年の地震のうち、敷地周辺 で発生したマグニチュード(以下「M」という。)5以上の地震の震央分布を図 3-2 に、敷地付近を横切る幅 50km の範囲に分布する震源の鉛直分布を図 3-3 に示す。 また、2010 年~2012 年の間に敷地周辺で発生した M5 以下の地震のうち、震源深さが 0km~30km、30km~60km、60km~90km、90km~120km 及び 120km 以深の地震の震央分布を 図 3-4 に、震源の鉛直分布を図 3-5 に示す。	3.2 敷地周辺の地震活動 「気象庁地震カタログ」 ⁽⁵⁾ に記載されている 1923 年~2012 年の地震のうち,敷地周辺 で発生したマグニチュード(以下「M」という。)5以上の地震の震央分布を図 3-2 に,敷地付近を横切る幅 50km の範囲に分布する震源の鉛直分布を図 3-3 に示す。 また,2010 年~2012 年の間に敷地周辺で発生した M5 以下の地震のうち,震源深さが 0km~30km,30km~60km,60km~90km,90km~120km 及び 120km 以深の地震の震央分布を 図 3-4 に,震源の鉛直分布を図 3-5 に示す。
 4. 活断層の分布状況 地質調査結果,地震調査研究推進本部(2009)⁽⁶⁾等を踏まえ,敷地周辺の震源として考慮 する活断層の分布を図4-1に,諸元を表4-1に示す。 さらに,連動を考慮する活断層の範囲を図4-2に,諸元を表4-2に示す。 	 4. 活断層の分布状況 地質調査結果,地震調査研究推進本部(2009)⁽⁶⁾等を踏まえ,敷地周辺の震源として考慮 する活断層の分布を図4-1に,諸元を表4-1に示す。 さらに,連動を考慮する活断層の範囲を図4-2に,諸元を表4-2に示す。
 5. 地震の分類 気象庁震度階級関連解説表⁽⁷⁾によると、地震により建物等に被害が発生するのは震度5 弱(1996年以前は震度V)程度以上であることから、敷地に大きな影響を与える地震として、敷地周辺における揺れが震度5弱(震度V)程度以上のものを地震発生様式別に分類する。 「3.1 被害地震」の表3-1に示した地震のうち、「日本被害地震総覧」⁽⁴⁾及び「気象 庁地震カタログ」⁽⁵⁾に記載されている震度分布図によると、敷地周辺における揺れが震 度5弱(震度V)程度以上であったと推定される地震は、1751年越後の地震(M7.2)、 1828年越後の地震(M6.9)、1847年善光寺地震(M7.4)、1847年越後頸城郡の地震 (M6.5)、1964年新潟地震(M7.5)、2004年新潟県中越地震(M6.8)(以下「2004年新潟県 中越地震」という。)、2007年能登半島地震(M6.9)、2007年新潟県中越沖地震(M6.8) (以下「2007年新潟県中越沖地震」という。)及び2011年長野県北部の地震(M6.7)である。 一方、表3-1に示した地震のうち、敷地周辺の震度及び建物等の被害が明らかでない地 震については、地震規模及び震央距離と震度との関係^{(8),(9)}から敷地における震度を推定 する。図 5-1によると、敷地周辺における揺れが震度 5 弱(震度V)程度以上と推定される地震は認められない。 	 5. 地震の分類 気象庁震度階級関連解説表⁽⁷⁾によると、地震により建物等に被害が発生するのは震度5 弱(1996年以前は震度V)程度以上であることから、敷地に大きな影響を与える地震として、敷地周辺における揺れが震度5弱(震度V)程度以上のものを地震発生様式別に分類する。 「3.1 被害地震」の表3-1に示した地震のうち、「日本被害地震総覧」⁽⁴⁾及び「気象 庁地震カタログ」⁽⁵⁾に記載されている震度分布図によると、敷地周辺における揺れが震 度5弱(震度V)程度以上であったと推定される地震は、1751年越後の地震(M7.2)、 1828年越後の地震(M6.9)、1847年善光寺地震(M7.4)、1847年越後頸城郡の地震 (M6.5)、1964年新潟地震(M7.5)、2004年新潟県中越地震(M6.8)(以下「2004年新潟県 中越地震」という。)、2007年能登半島地震(M6.9)、2007年新潟県中越沖地震(M6.8) (以下「2007年新潟県中越沖地震」という。)及び2011年長野県北部の地震(M6.7)で ある。 一方、表3-1に示した地震のうち、敷地周辺の震度及び建物等の被害が明らかでない地 震については、地震規模及び震央距離と震度との関係^{(8),(9)}から敷地における震度を推定 する。図 5-1によると、敷地周辺における揺れが震度5弱(震度V)程度以上と推定される地震は認められない。
5.1 内陸地殼内地震	5.1 内陸地殼内地震

	備考
Ţ	
	 ・差異無し
	 ・差異無し
-	
也	
*	
ž	
	 ・差異無し

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
敷地周辺における揺れが震度5弱(震度V)程度以上であったと推定される地震のう	敷地周辺における揺れが震度5弱(震度V)程度以上であったと推定される地震のう	
ち,1964 年新潟地震(M7.5)以外の地震は、内陸地殻内地震であると考えられ、1964 年新	ち, 1964 年新潟地震(M7.5)以外の地震は,内陸地殻内地震であると考えられ, 1964 年新	
潟地震(M7.5)は、地震調査研究推進本部(2003) ⁽²⁾ によると日本海東縁部の地震として分	潟地震(M7.5)は、地震調査研究推進本部(2003) ⁽²⁾ によると日本海東縁部の地震として分	
類されている。内陸地殻内地震及び日本海東縁部の地震は、いずれも活断層・褶曲帯と	類されている。内陸地殻内地震及び日本海東縁部の地震は、いずれも活断層・褶曲帯と	
の関連性があり、震源深さが浅く、また、震源特性についても類似性が指摘されている	の関連性があり、震源深さが浅く、また、震源特性についても類似性が指摘されている	
ことから ^{(10),(11)} ,ここでは、これらの地震をまとめ、内陸地殻内地震として扱うことと	ことから ^{(10),(11)} ,ここでは、これらの地震をまとめ、内陸地殻内地震として扱うことと	
する。	する。	
2007 年新潟県中越沖地震では、柏崎刈羽原子力発電所の各号機の原子炉建屋基礎版上で	2007 年新潟県中越沖地震では、柏崎刈羽原子力発電所の各号機の原子炉建屋基礎版上で	
観測された最大加速度値が,設計で考慮した地震動による最大応答加速度値を上回っ	観測された最大加速度値が,設計で考慮した地震動による最大応答加速度値を上回っ	
た。また、観測記録の加速度振幅は、1 号機~4 号機の方が、5 号機~7 号機より大きく	た。また,観測記録の加速度振幅は,1 号機~4 号機の方が,5 号機~7 号機より大きく	
なっており,これらの要因分析を行っている ⁽¹²⁾ 。	なっており,これらの要因分析を行っている ⁽¹²⁾ 。	
その要因を,震源特性,伝播特性(地震波が震源から敷地に伝わる経路の影響によるも	その要因を、震源特性、伝播特性(地震波が震源から敷地に伝わる経路の影響によるも	
の)及び地盤特性(敷地地盤の影響によるもの)に大別している。なお、以降の検討に	の)及び地盤特性(敷地地盤の影響によるもの)に大別している。なお、以降の検討に	
おいては、伝播特性と地盤特性を区分せず、伝播特性に地盤特性を含めて整理する。	おいては、伝播特性と地盤特性を区分せず、伝播特性に地盤特性を含めて整理する。	
震源特性に関して,2007年新潟県中越沖地震の短周期レベルは,内陸地殻内地震の平均	震源特性に関して,2007年新潟県中越沖地震の短周期レベルは,内陸地殻内地震の平均	
的な短周期レベル(13)と比べて1.5倍程度であることを確認している。	的な短周期レベル(13)と比べて1.5倍程度であることを確認している。	
伝播特性に関して、深部の地層境界が陸側から海側に向かい深くなる構造や敷地直下に	伝播特性に関して、深部の地層境界が陸側から海側に向かい深くなる構造や敷地直下に	
存在する褶曲構造の影響があることを確認している(12),(14),(15)。	存在する褶曲構造の影響があることを確認している ^{(12), (14), (15)} 。	
2007 年新潟県中越沖地震の要因分析から得られた基準地震動Ssの策定への反映事項を	2007 年新潟県中越沖地震の要因分析から得られた基準地震動S s の策定への反映事項を	
表 5-1 に示す。	表 5-1 に示す。	
5.2 プレート間地震及び海洋プレート内地震	5.2 プレート間地震及び海洋プレート内地震	 ・差異無し
表 3-1 に示した地震において、プレート間地震及び海洋プレート内地震については、敷	表 3-1 に示した地震において,プレート間地震及び海洋プレート内地震については,敷	
地周辺において震度5弱(震度V)程度以上の揺れは認められていない ^{(4), (5)} 。	地周辺において震度5弱(震度V)程度以上の揺れは認められていない ^{(4), (5)} 。	
太平洋プレートではプレート間地震として 2011 年東北地方太平洋沖地震(モーメントマ	太平洋プレートではプレート間地震として 2011 年東北地方太平洋沖地震(モーメントマ	
グニチュード(以下「Mw」という。)9.0)等が発生しているが,これらの地震は敷地から	グニチュード(以下「Mw」という。)9.0)等が発生しているが,これらの地震は敷地から	
約300km以遠に位置し,敷地で震度5弱(震度V)程度以上が想定される地震ではない	約300km以遠に位置し,敷地で震度5弱(震度V)程度以上が想定される地震ではない	
ことから、敷地への影響は大きくない。また、海洋プレート内地震として 2011 年宮城県	ことから,敷地への影響は大きくない。また,海洋プレート内地震として 2011 年宮城県	
沖の地震(M7.2)等が発生しているが,これらの地震は敷地から約 300km 以遠に位置	沖の地震(M7.2)等が発生しているが、これらの地震は敷地から約 300km 以遠に位置	
し, 敷地で震度5弱(震度V)程度以上が想定される地震ではないことから, 敷地への	し、敷地で震度5弱(震度V)程度以上が想定される地震ではないことから、敷地への	
影響は大きくない。	影響は大きくない。	
6. 敷地における地震波の伝播特性	6. 敷地における地震波の伝播特性	
6.1 地震観測	6.1 地震観測	 ・差異無し
敷地においては、地表と地中に地震計を設置した鉛直アレイ地震観測を1号機付近(以	敷地においては、地表と地中に地震計を設置した鉛直アレイ地震観測を1号機付近(以	
下「1 号機鉛直アレイ観測点」という。)と5 号機付近(以下「5 号機鉛直アレイ観測	下「1号機鉛直アレイ観測点」という。)と5号機付近(以下「5号機鉛直アレイ観測	
点」という。)で実施している。また、全号機の原子炉建屋基礎版上に地震計を設置し	点」という。)で実施している。また,全号機の原子炉建屋基礎版上に地震計を設置し	

<u>青字</u>:柏崎刈羽原子力発電所第7号機(本体)と柏崎刈羽原子力発電所第6号機との差異 前回提出からの変更箇所

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	
た原子炉建屋基礎版上地震観測及び敷地内のほぼ全域にわたり地表に地震計を設置した 水平アレイ地震観測を実施している。それぞれの地震観測位置を図 6-1 に示す。	た原子炉建屋基礎版上地震観測及び敷地内のほぼ全域にわたり地表に地震計を設置した 水平アレイ地震観測を実施している。それぞれの地震観測位置を図 6-1 に示す。	
 6.2 解放基盤表面の設定 地質調査結果によると、敷地における褶曲構造は NE-SW 方向に連続し、全体として SW 方向にプランジしていることを確認している。 一方で、地盤の速度構造としては、各号機で実施した PS 検層結果によると、1号機~4 号機及び5号機~7号機の位置で、それぞれS 波速度が 700m/s 以上となる硬質地盤は著しい高低差がなく、拡がりを持って分布していることを確認している。 したがって、解放基盤表面は、1号機~4号機側では、1号機鉛直アレイ観測点での東京湾平均海面 T.M.S.L. (以下「標高」という。)-284mの位置に、5号機~7号機側では、5号機鉛直アレイ観測点での標高-134mの位置に設定する。 なお、入力地震動の評価においては、①解放基盤表面以浅の地下構造(以下「浅部構造」という。)の影響を適切に考慮するため、6号機、7号機及び緊急時対策所を設置する5号機の①解放基盤表面を表6-1に示す位置とする。 2007年新潟県中越沖地震の各号機で推定された表6-1に示す位置での速度時刻歴波形は、図6-2に示すように、5号機~7号機でおおむね等しく、適切な深度に設定していることを確認している。 	 6.2 解放基盤表面の設定 地質調査結果によると、敷地における褶曲構造はNE-SW方向に連続し、全体としてSW方向にプランジしていることを確認している。 一方で、地盤の速度構造としては、各号機で実施したPS検層結果によると、1号機~4 号機及び5号機~7号機の位置で、それぞれS波速度が700m/s以上となる硬質地盤は著しい高低差がなく、拡がりを持って分布していることを確認している。 したがって、解放基盤表面は、1号機~4号機側では、1号機鉛直アレイ観測点での東京湾平均海面T.M.S.L.(以下「標高」という。)-284mの位置に、5号機~7号機側では、5号機鉛直アレイ観測点での標高-134mの位置に設定する。 なお、入力地震動の評価においては、①対象施設の地盤条件を適切に考慮するため、6号機、7号機及び緊急時対策所を設置する5号機の①設計用模擬地震波の入力位置を表6-1に示す位置とする。 2007年新潟県中越沖地震の各号機で推定された表6-1に示す位置での速度時刻歴波形は、図6-2に示すように、5号機~7号機でおおむね等しく、適切な深度に設定していることも確認している。 	1
 6.3 地震波の伝播特性 6.3 1 ②地下構造の評価 敷地及び敷地周辺の反射法地震探査,ボーリング調査等から,解放基盤表面以深の地下 構造(以下「深部構造」という。)の特徴として,広域の地下構造は深部の地層境界が 陸側から海側に向かい深くなる傾向を示すこと,敷地近傍の地下構造には褶曲構造が存 在していることを確認している。 広域の地下構造としては,独立行政法人 原子力安全基盤機構(2005)⁽¹⁷⁾により敷地周辺 の地下深部の3次元形状を反映した地下構造モデルが評価され,速度構造や減衰定数の 妥当性が確認されている。 敷地近傍の地下構造としては、敷地内で実施したボーリング調査、敷地を含む周辺地域 	 6.3 地震波の伝播特性 6.3 地震波の伝播特性 6.3.1 ②敷地及び敷地周辺の地下構造 敷地及び敷地周辺の反射法地震探査,ボーリング調査等から,解放基盤表面以深の地下 構造(以下「深部構造」という。)の特徴として,広域の地下構造は深部の地層境界が 陸側から海側に向かい深くなる傾向を示すこと,敷地近傍の地下構造には褶曲構造が存 在していることを確認している。 広域の地下構造としては,独立行政法人 原子力安全基盤機構(2005)⁽¹⁷⁾により敷地周辺 の地下深部の3次元形状を反映した地下構造モデルが評価され,速度構造や減衰定数の 妥当性が確認されている。 敷地近傍の地下構造としては、敷地内で実施したボーリング調査、敷地を含む周辺地域 	2
敷地近傍の地下構造としては、敷地内で美施したホーリンク調査、敷地を含む周辺地域 で実施した反射法地震探査の結果及びバランス断面法 ⁽¹⁸⁾ を用いて推定した地層境界に基 づき、敷地直下に存在する褶曲構造を考慮した2次元の地下構造モデルを評価した。敷 地における2次元の地下構造モデルを図6-3に示す。モデルの速度構造や減衰定数の妥 当性については、2007年新潟県中越沖地震の観測記録の再現性から確認している。 なお、敷地の地下構造については、1次元地下構造を仮定した検討を実施している。小 林ほか(2005) ⁽¹⁹⁾ の方法を用い、水平/上下スペクトル振幅比の逆解析により推定した表6 -2に示す速度構造モデル、微動アレイ観測による位相速度を目的関数とした逆解析に	敷地近傍の地下構造としては、敷地内で実施したホーリンク調査、敷地を含む周辺地域 で実施した反射法地震探査の結果及びバランス断面法 ⁽¹⁸⁾ を用いて推定した地層境界に基 づき、敷地直下に存在する褶曲構造を考慮した2次元の地下構造モデルを評価した。敷 地における2次元の地下構造モデルを図6-3に示す。モデルの速度構造や減衰定数の妥 当性については、2007年新潟県中越沖地震の観測記録の再現性から確認している。 なお、敷地の地下構造については、1次元地下構造を仮定した検討を実施している。小 林ほか(2005) ⁽¹⁹⁾ の方法を用い、水平/上下スペクトル振幅比の逆解析により推定した表6 -2に示す速度構造モデル、微動アレイ観測による位相速度を目的関数とした逆解析に	

	備考
置した	
て SW 方	
号機~4 也盤は著	
ごの東京 則では,	
め,6号 を表6-	 記載の適正化(基準地震動の策定位置と 設計用模擬地震波の入力位置を区別す るため。)
歴波形 してい	
	 記載の適正化(「7.2.4 地下構造モデ
の地下	ルの設定」の項目が追加されたことを踏
境界が	まえ、それぞれの項目における記載内容
道が仔	の違いを明確にするため。)
女地周辺	
定数の	
した 追思に基	
た。敷	
定数の妥	
Do	
る。小	
した表6	
解析に	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
より推定した速度構造モデル及び梅田・小林(2010) ⁽²⁰⁾ の方法を用いP波部水平/上下スペクトル振幅比,レシーバー関数及びコーダ部水平/上下スペクトル振幅比をジョイントインバージョンにより推定した速度構造モデルを整理した。2次元の地下構造との対比では、地層境界の深度に差異が生じていることから、複雑な地下構造の影響が認められた。	より推定した速度構造モデル及び梅田・小林(2010) ⁽²⁰⁾ の方法を用いP波部水平/上下スペクトル振幅比,レシーバー関数及びコーダ部水平/上下スペクトル振幅比をジョイン インバージョンにより推定した速度構造モデルを整理した。2次元の地下構造との対比 では、地層境界の深度に差異が生じていることから、複雑な地下構造の影響が認められ た。
 6.3.2 地震波の伝播特性の評価 3次元及び2次元の地下構造モデルを用いた分析結果は、地震観測記録の分析結果をおおむね再現していることから、深部の地層境界が陸側から海側に向かい深くなる構造及び敷地直下に存在する褶曲構造が敷地の深部構造における地震波の伝播特性に影響を与えていることを確認している。 一方、③浅部構造における地震波の伝播特性については、鉛直アレイ地震観測の地表と地中のスペクトル比の到来方向別の分析及び梅田・小林(2010)⁽²⁰⁾の方法を用いて推定した速度構造モデルによる解放基盤表面相当位置から地表までの地盤増幅の確認により、特異な傾向は認められないことを確認している。 	6.3.2 地震波の伝播特性の評価 3次元及び2次元の地下構造モデルを用いた分析結果は、地震観測記録の分析結果をおおむね再現していることから、深部の地層境界が陸側から海側に向かい深くなる構造及び敷地直下に存在する褶曲構造が敷地の深部構造における地震波の伝播特性に影響を与えていることを確認している。 一方、3解放基盤表面以浅の地下構造(以下「浅部構造」という。)における地震波の伝播特性については、鉛直アレイ地震観測の地表と地中のスペクトル比の到来方向別の分析及び梅田・小林(2010) ⁽²⁰⁾ の方法を用いて推定した速度構造モデルによる解放基盤: 面相当位置から地表までの地盤増幅の確認により、特異な傾向は認められないことを確認している。
(1) 地震観測記録の分析 1号機及び5号機鉛直アレイ観測点で得られている中規模地震の観測記録を用い,深部構造における地震波の伝播特性について検討を行っている。観測記録から推定した解放基盤表面における地震動(以下「解放基盤波」という。)とNoda et al. (2002) ⁽¹⁶⁾ による応答スペクトルの比を整理し,敷地周辺の海域で発生する地震による地震波は,1号機鉛直アレイ観測点で5号機鉛直アレイ観測点と比較して大きく増幅するのに対し,敷地周辺の防域で発生する地震による地震波したを確認した。	(1) 地震観測記録の分析 1号機及び5号機鉛直アレイ観測点で得られている中規模地震の観測記録を用い,深部構造における地震波の伝播特性について検討を行っている。観測記録から推定した解放基盤表面における地震動(以下「解放基盤波」という。)とNoda et al. (2002) ⁽¹⁶⁾ による応答スペクトルの比を整理し,敷地周辺の海域で発生する地震による地震波は、1号機鉛直アレイ観測点で5号機鉛直アレイ観測点と比較して大きく増幅するのに対し,敷地周辺の防域で発生する地震による地震波し、敷地周辺の防域で発生する地震による地震波し、
地局辺の陸域で発生する地震による地震波は、特異な差異が認められないことを確認した ⁽¹⁴⁾ 。検討結果を図 6-4 に示す。また、これらの鉛直アレイ地震観測で得られている 小規模地震の観測記録を用い、浅部構造と深部構造における地震波の伝播特性について 検討を行っている。浅部構造における地震波の伝播特性については、それぞれの観測点 で地表と地中のスペクトル比を地震波の到来方向別に評価し、到来方向で特異な差異が 認められないことを確認している。深部構造における地震波の伝播特性については、1 号機鉛直アレイ観測点と5号機鉛直アレイ観測点の解放基盤波のスペクトル比を地震波	地局辺の陸域で発生する地震による地震波は、特異な差異が認められないことを確認した ⁽¹⁴⁾ 。検討結果を図 6-4 に示す。また、これらの鉛直アレイ地震観測で得られている 小規模地震の観測記録を用い、浅部構造と深部構造における地震波の伝播特性について 検討を行っている。浅部構造における地震波の伝播特性については、それぞれの観測点 で地表と地中のスペクトル比を地震波の到来方向別に評価し、到来方向で特異な差異が 認められないことを確認している。深部構造における地震波の伝播特性については、1 号機鉛直アレイ観測点と5号機鉛直アレイ観測点の解放基盤波のスペクトル比を地震波
の到来方向別に評価し,敷地の南西側から到来する地震波は,1号機鉛直アレイ観測点 で大きく増幅していることを確認している。検討結果を図6-5及び図6-6に示す。 原子炉建屋基礎版上地震観測及び水平アレイ地震観測で得られている記録を用い,敷地 内の各観測点間の比較を行った結果においても,1号機~4号機と5号機~7号機では伝 播特性が異なることを確認している。特に,水平アレイ地震観測記録の分析結果では, 南西側から到来する地震波のみ,顕著な増幅が認められる領域と顕著な増幅が認められ	の到来方向別に評価し,敷地の南西側から到来する地震波は,1号機鉛直アレイ観測点 で大きく増幅していることを確認している。検討結果を図6-5及び図6-6に示す。 原子炉建屋基礎版上地震観測及び水平アレイ地震観測で得られている記録を用い,敷地 内の各観測点間の比較を行った結果においても,1号機~4号機と5号機~7号機では存 播特性が異なることを確認している。特に,水平アレイ地震観測記録の分析結果では, 南西側から到来する地震波のみ,顕著な増幅が認められる領域と顕著な増幅が認められ

	備考
F	
1.	
,	
•	
)	③ 記載の適正化(基準地震動の策定位置と 設計用模擬地震波の入力位置を区別す
表	るため。)
6111	
	・差異無し
t	
ţ	
·	
2	
Ę	
ĩ	
17	
,	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
ない領域が確認され,1号機周辺の観測点で著しく増幅する傾向にあること,南西側以	ない領域が確認され、1号機周辺の観測点で著しく増幅する傾向にあること、南西側以	
トの到来方向については,敷地内において地震波の伝播特性に特異な差異は認められな	外の到来方向については、敷地内において地震波の伝播特性に特異な差異は認められな	
いことを確認している。検討結果を図 6-7 に示す。	いことを確認している。検討結果を図 6-7 に示す。	
2) 地下構造モデルを用いた分析	(2) 地下構造モデルを用いた分析	 ・差異無し
数地周辺の地下深部の3次元形状を反映した地下構造モデルを用いて地盤増幅に関する	敷地周辺の地下深部の3次元形状を反映した地下構造モデルを用いて地盤増幅に関する	
¥析検討を行った結果,厚い堆積層の影響に加え,地震基盤がせり上がる構造の影響に	解析検討を行った結果、厚い堆積層の影響に加え、地震基盤がせり上がる構造の影響に	
り、敷地に近い領域で地盤増幅率が大きくなる傾向を確認した ⁽¹²⁾ 。	より、敷地に近い領域で地盤増幅率が大きくなる傾向を確認した(12)。	
た,敷地直下に存在する褶曲構造を考慮した2次元の地下構造モデルを用いて到来方	また、敷地直下に存在する褶曲構造を考慮した2次元の地下構造モデルを用いて到来方	
司別の地盤増幅に関する解析検討を行った結果,地盤増幅率は,敷地の南西側から到来	向別の地盤増幅に関する解析検討を行った結果、地盤増幅率は、敷地の南西側から到来	
Fる地震波では5号機の位置と比較して1号機の位置で大きくなっており ⁽¹⁵⁾ ,その他の	する地震波では5号機の位置と比較して1号機の位置で大きくなっており(15),その他の	
万向から到来する地震波では1号機と5号機の位置で特異な差異が認められないことを	方向から到来する地震波では1号機と5号機の位置で特異な差異が認められないことを	
崔認している。検討結果を図 6-8 に示す。	確認している。検討結果を図 6-8 に示す。	
お,浅部構造における地震波の伝播特性については,梅田・小林(2010) ⁽²⁰⁾ の方法を	なお,浅部構造における地震波の伝播特性については,梅田・小林(2010) ⁽²⁰⁾ の方法を	
いた速度構造モデルを用いて解放基盤表面相当位置から地表までの地盤増幅に関する	用いた速度構造モデルを用いて解放基盤表面相当位置から地表までの地盤増幅に関する	
3析検討を行った結果,1 号機~4 号機,5 号機~7 号機周辺で特異な傾向は認められな	解析検討を行った結果,1号機~4号機,5号機~7号機周辺で特異な傾向は認められな	
いことを確認している。一方,敷地の東側では,標高が高く表層が厚くなるために伝播	いことを確認している。一方,敷地の東側では,標高が高く表層が厚くなるために伝播	
特性が異なる領域もあることから、入力地震動の評価においては、調査結果等に基づき	特性が異なる領域もあることから、入力地震動の評価においては、調査結果等に基づき	
部構造の影響を適切に反映する。	浅部構造の影響を適切に反映する。	
3.3 基準地震動Ssの策定への反映事項	6.3.3 基準地震動Ssの策定への反映事項	
基準地震動Ssの策定においては、地震動評価に適用可能な観測記録が得られている	④基準地震動の策定においては、敷地における深部構造における地震波の伝播特性が異	 ④ 表現上の差異
とを踏まえ、観測記録に基づき実施することで、地震波の伝播特性を適切に反映す	なることを踏まえ、地震波の顕著な増幅が認められる1号機~4号機を含む領域におい	
<u>。</u>	ては、著しい増幅が認められる1号機鉛直アレイを、地震波の顕著な増幅が認められな	
た、敷地における深部構造における地震波の伝播特性が異なることを踏まえ、地震波	い5号機~7号機を含む領域においては、各号機で特異な差異がないことから観測記録	
顕著な増幅が認められる1号機~4号機を含む領域においては,著しい増幅が認めら	がより蓄積されている5号機鉛直アレイを代表として基準地震動を策定する。	
る1号機鉛直アレイを,地震波の顕著な増幅が認められない5号機~7号機を含む領	<u>⑤「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」の評価においては、地震動評価に適用</u>	⑤ 記載の適正化(「敷地ごとに震源を特定
においては、各号機で特異な差異がないことから観測記録がより蓄積されている5号	可能な観測記録が得られていることを踏まえ、応答スペクトルに基づく地震動評価では	して策定する地震動」における検討内容
鉛直アレイを代表として基準地震動Ssを策定する。	観測記録に基づく補正係数を考慮することで、断層モデルを用いた手法による地震動評	をより詳細に記載。)
	価では観測記録を要素地震とした経験的グリーン関数法を用いることで、地下構造モデ	
	ルを設定せずに、地震波の伝播特性を適切に反映する。	
	⑥ 「震源を特定せず策定する地震動」の評価においては、震源近傍における観測記録の	 ⑥ 法 合 改正に伴う検討項目の変更による
	知見を基に敷地の地盤物性に応じた応答スペクトルを評価する必要があることを踏ま	差異(相違 No. 1)
	え,その知見が得られている基盤面から解放基盤表面までの地盤増幅を1次元地下構造	
	モデルにより適切に評価可能であることを大深度地震観測記録等に基づき検証した上	
	~ 「雪酒を歴史ナギ等史ナス地電動」の証価に用いる地下構造エデルを設定し、地電	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
	<u>波の伝播特性を適切に反映する。</u>
 7. 基準地震動Ss 基準地震動Ssは、「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」及び「震源を特定せず策定する地震動」について、解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動としてそれぞれ策定する。なお、基準地震動Ssの策定においては、地震波の伝播特性及び基準地震動Ssの策定過程における不確かさについても考慮する。 「6.3 地震波の伝播特性」を踏まえ、地震波の顕著な増幅が認められる領域においては1号機鉛直アレイを代表とし「荒浜側の基準地震動Ss」として、地震波の顕著な増幅が認められない領域においては5号機鉛直アレイを代表とし「大湊側の基準地震動Ss」として策定する。 	7. 基準地震動Ss 基準地震動Ssは、「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」及び「震源を特定せず策定する地震動」について、解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動としてそれぞれ策定する。なお、基準地震動Ssの策定においては、地震波の伝播特性及び基準地震動Ssの策定過程における不確かさについても考慮する。 「6.3 地震波の伝播特性」を踏まえ、地震波の顕著な増幅が認められる領域においては号機鉛直アレイを代表とし「荒浜側の基準地震動Ss」として、地震波の顕著な増幅が認められない領域においては5号機鉛直アレイを代表とし「大湊側の基準地震動Ss」として策定する。
 7.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動 7.1.1 地震発生層の設定 地震発生層は、2007 年新潟県中越沖地震の余震分布⁽²¹⁾、ひずみ集中帯の重点的調査観 	 7.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動 7.1.1 地震発生層の設定 地震発生層は、2007 年新潟県中越沖地震の余震分布⁽²¹⁾、ひずみ集中帯の重点的調査観
測・研究プロジェクト ⁽¹⁰⁾ における海域の自然地震観測による震源分布及び地殻構造探査 による速度構造, Kato et al. (2009) ⁽²²⁾ による速度構造,水平/上下スペクトル振幅比を 用いた地下構造推定手法 ⁽¹⁹⁾ に基づく速度構造及びコンラッド面深さ ^{(23), (24)} を総合的に判	測・研究プロジェクト ⁽¹⁰⁾ における海域の自然地震観測による震源分布及び地殻構造探査 による速度構造, Kato et al. (2009) ⁽²²⁾ による速度構造,水平/上下スペクトル振幅比を 用いた地下構造推定手法 ⁽¹⁹⁾ に基づく速度構造及びコンラッド面深さ ^{(23), (24)} を総合的に判
断して設定する。 2007 年新潟県中越沖地震の本震以降に海底に設置された地震計の記録に基づいて再決定 された精密余震分布によると震源深さは約 6km~17km に求められている ⁽²¹⁾ 。	断して設定する。 2007 年新潟県中越沖地震の本震以降に海底に設置された地震計の記録に基づいて再決定 された精密余震分布によると震源深さは約 6km~17km に求められている ⁽²¹⁾ 。
ひずみ集中帯の重点的調査観測・研究プロジェクト ⁽¹⁰⁾ における海域の自然地震観測による震源分布でも震源深さは約6km~17kmに求められており、その上端は、速度構造のP 波速度 5.6km/s~6km/s 層の深さと整合している。また、同プロジェクト ⁽¹⁰⁾ において、長	ひずみ集中帯の重点的調査観測・研究プロジェクト ⁽¹⁰⁾ における海域の自然地震観測による震源分布でも震源深さは約6km~17kmに求められており、その上端は、速度構造のP 波速度 5.6km/s~6km/s 層の深さと整合している。また、同プロジェクト ⁽¹⁰⁾ において、長
岡平野四縁町層帯を傾断する測線で屈折法地震探査等か美施されており、P波速度 5.3km/s層の上面は6km~9kmの深さで分布していることが明らかとなっている。 Kato et al. (2009) ⁽²²⁾ では、2004年新潟県中越地震及び2007年新潟県中越沖地震の震源 城周辺における稠密観測データを用いたトモグラフィー解析により3次元の速度構造を	岡平野四縁断層帯を傾断する測線で屈折法地震探査等か美施されており、P波速度 5.3km/s層の上面は6km~9kmの深さで分布していることが明らかとなっている。 Kato et al. (2009) ⁽²²⁾ では、2004年新潟県中越地震及び2007年新潟県中越沖地震の震測 城周辺における稠密観測データを用いたトモグラフィー解析により3次元の速度構造る
推定しており、P波速度 5.7km/sの等速度線は、西に向かって深くなり、その深度はおおむね 6km を超える傾向にある。小林ほか(2005) ⁽¹⁹⁾ の方法を用い、水平/上下スペクトル振幅比の逆解析により推定した表 6-2 に示す敷地地盤の速度構造モデルにおいても P波	推定しており、P波速度 5.7km/s の等速度線は、西に向かって深くなり、その深度はおおむね 6km を超える傾向にある。小林ほか(2005) ⁽¹⁹⁾ の方法を用い、水平/上下スペクトル振幅比の逆解析により推定した表 6-2 に示す敷地地盤の速度構造モデルにおいても P ネ
速度 6km/s を超える深さは 6km 以深となると考えられ,整合的である。 地殻はコンラッド面を境にして上部と下部に分けられ,内陸地殻内地震は主として上部 地殻の中で発生するとされている。敷地周辺でのコンラッド面深さ ^{(23), (24)} は 15km~16km 程度となっている。	速度 6km/s を超える深さは 6km 以深となると考えられ,整合的である。 地殻はコンラッド面を境にして上部と下部に分けられ,内陸地殻内地震は主として上部 地殻の中で発生するとされている。敷地周辺でのコンラッド面深さ ^{(23),(24)} は 15km~16km 程 度となっている。
上記の知見を整理し、上端深さについては速度構造を、下端深さについては余震分布を	上記の知見を整理し、上端深さについては速度構造を、下端深さについては余震分布を

	備考
-	 ・差異無し
1	
	・差異無し
.	
J	
ř.	
原	
-	
レ皮	
1	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
それぞれ重視して検討した結果,地震発生層は,上端深さを6km,下端深さを17km,そ の厚さを11kmと設定する。	それぞれ重視して検討した結果,地震発生層は,上端深さを6km,下端深さを17km,その厚さを11kmと設定する。
 7.1.2 検討用地震の選定 検討用地震は、「5. 地震の分類」を踏まえ、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による応答スペクトルの比較により、敷地に大きな影響を与えると考えられる地震を選定する。なお、敷地に与える影響の度合いを比較することが主目的であることから、応答スペクトルの算定に当たっては、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による応答スペクトルの補正係数を考慮しない。 「5. 地震の分類」によると、敷地周辺における揺れが震度5弱(震度V)程度以上と推定される地震は、1751年越後の地震(M6.5)、1964年新潟地震(M7.5)、2004年新潟県中越地震、2007年能登半島地震(M6.9)、1828年越後の地震(M6.9)、1847年善光寺地震(M7.4)、1847年越後頸城郡の地震(M6.5)、1964年新潟地震(M7.5)、2004年新潟県中越地震、2007年能登半島地震(M6.9)、2007年新潟県中越沖速震及び2011年長野県北部の地震(M6.7)である。これらの地震については、表3-1に示す地震規模及び震源位置からNoda et al. (2002)⁽¹⁶⁾により応答スペクトルを算定する。 「4. 活断層の分布状況」において示した敷地周辺の震源として考慮する活断層及び連動を考慮する活断層による地震を対象として、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾により応答スペクトルを算定する。 	 の厚さを11kmと設定する。 7.1.2 検討用地震の選定 検討用地震は、「5. 地震の分類」を踏まえ、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による応答スペクトルの比較により、敷地に大きな影響を与えると考えられる地震を選定する。なお、敷地に与える影響の度合いを比較することが主目的であることから、応答スペクトルの算定に当たっては、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による応答スペクトルの補正係数を考慮しない。 「5. 地震の分類」によると、敷地周辺における揺れが震度5弱(震度V)程度以上と推定される地震は、1751年越後の地震(M7.2)、1828年越後の地震(M6.9)、1847年善光寺地震(M7.4)、1847年越後頸城郡の地震(M6.5)、1964年新潟地震(M7.5)、2004年新潟県中越地震、2007年能登半島地震(M6.9)、2007年新潟県中越池震及び2011年長野県北部の地震(M6.7)である。これらの地震については、表3-1に示す地震規模及び震源(置から Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾により応答スペクトルを算定する。 「4. 活断層の分布状況」において示した敷地周辺の震源として考慮する活断層及び連動を考慮する活断層による地震を対象として、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾により応答スペクトルを算定する。応答スペクトルの算定に用いる活断層の諸元を表7-1に示す。地震規模は、図7-1に示すように、2007年新潟県中越沖地震の知見を踏まえて設定し、等価震測
距離(以下「Xeq」という。)は、地震調査研究推進本部(2017) ⁽⁵⁾ による強震動予測レシピ(以下「強震動予測レシピ」という。)に基づき設定した震源モデルを用いて算定する。ただし、F-B 断層による地震については、芝(2008) ⁽²⁶⁾ による震源インバージョン結果及び地震調査研究推進本部(2008) ⁽²¹⁾ 等から設定した 2007 年新潟県中越沖地震の震源 モデルを 36km に拡張した震源モデルも考慮する。 さらに、地震調査研究推進本部(2003) ⁽²⁾ 及び同(2009) ⁽⁶⁾ においては、日本海東縁部の地	距離(以下「Xeq」という。)は、地震調査研究推進本部(2017) ⁽²⁵⁾ による強震動予測レ シピ(以下「強震動予測レシピ」という。)に基づき設定した震源モデルを用いて算定 する。ただし,F-B 断層による地震については、芝(2008) ⁽²⁶⁾ による震源インバージョン 果及び地震調査研究推進本部(2008) ⁽²¹⁾ 等から設定した 2007 年新潟県中越沖地震の震源 モデルを 36km に拡張した震源モデルも考慮する。 さらに、地震調査研究推進本部(2003) ⁽²⁾ 及び同(2009) ⁽⁶⁾ においては、日本海東縁部の地
震として、1964年新潟地震(M7.5)に相当する新潟県北部沖の地震(M7.5前後)に加え、佐 渡島北方沖の地震(M7.8程度)を図7-2に示す新潟県沖から秋田県沖の領域に想定して いることを踏まえ、震源位置の不確かさを考慮し、敷地に最も近い佐渡島北方に「想定 佐渡島北方沖の地震」(M7.8)を想定する。	震として、1964年新潟地震(M7.5)に相当する新潟県北部沖の地震(M7.5前後)に加え、 渡島北方沖の地震(M7.8程度)を図7-2に示す新潟県沖から秋田県沖の領域に想定して いることを踏まえ、震源位置の不確かさを考慮し、敷地に最も近い佐渡島北方に「想定 佐渡島北方沖の地震」(M7.8)を想定する。 検討田地震の選定は 「6.3 地震波の伝播特性」に示すとおり 海域で発生する地震
(映内市地展の歴たは、「0.3 地展仮の14価付任」に小りとおり、傅域で発生する地展と 陸域で発生する地震で地震波の伝播特性が異なることを踏まえ、海域の活断層による地 震及び海域で発生した地震(以下「海域の地震」という。)と陸域の活断層による地震 及び陸域で発生した地震(以下「陸域の地震」という。)を分類して行う。なお、日本 海東縁部の地震については、海域の地震に含めて選定する。 海域の地震及び陸域の地震を対象として、Noda et al. (2002) ⁽¹⁶⁾ による応答スペクトル の比較を図7-3に示す。これらより 海域の地震による検討田地震として F-R 断層によ	(原町川地展の選定は、「0.3 地展仮の口畑特性」に小りとおり、伊爽で発生する地展で陸域で発生する地震で地震波の伝播特性が異なることを踏まえ、海域の活断層による地震 度及び海域で発生した地震(以下「海域の地震」という。)と陸域の活断層による地震 及び陸域で発生した地震(以下「陸域の地震」という。)を分類して行う。なお、日本 海東縁部の地震については、海域の地震に含めて選定する。 海域の地震及び陸域の地震を対象として、Noda et al. (2002) ⁽¹⁶⁾ による応答スペクトル の比較を図7-3に示す。これらより 海域の地震による検討田地震として F-R 断層に

	備考
-	
	 ・差異無し
C i	
-	
;	
<u>V</u>	
ţ	
見	
Ч	
左	
-	
Ŀ	
ī	
Ċ	
よ	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
る地震を,陸域の地震による検討用地震として長岡平野西縁断層帯による地震をそれぞ れ選定する。 一方,「5. 地震の分類」に示すとおり,表 3-1に示した地震において,プレート間地	る地震を,陸域の地震による検討用地震として長岡平野西縁断層帯による地震をそれぞ れ選定する。 一方,「5. 地震の分類」に示すとおり,表 3-1 に示した地震において,プレート間地	
震及び海洋プレート内地震については、敷地周辺において震度5弱(震度V)程度以上の揺れは認められておらず ^{(4),(5)} 、敷地に大きな影響を与えるような地震ではない。	震及び海洋プレート内地震については,敷地周辺において震度5弱(震度V)程度以上の揺れは認められておらず ^{(4),(5)} ,敷地に大きな影響を与えるような地震ではない。	
 7.1.3 地震動評価 地震動評価は、震源特性及び地震波の伝播特性を考慮した上で、応答スペクトルに基づく手法及び断層モデルを用いた手法により行う。 応答スペクトルに基づく地震動評価は、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾により行う。Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾の方法は、観測記録に基づく補正係数を考慮することにより、震源特性及び地震波の伝播特性を的確に反映することが可能である。なお、観測記録に基づく補正係数は、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による内陸地殻内地震に対する補正係数は用いず、検討用地震と発生様式等が同じ地震の解放基盤波とNoda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による応答スペクトルの比に基づき設定する。 断層モデルを用いた手法による地震動評価は、要素地震として適切な地震の観測記録が数地において得られていることから、経験的グリーン関数法⁽²⁹⁾により行う。経験的グリーン関数法⁽²⁹⁾により行う。経験的グリーン関数法⁽²⁰⁾は、適切な要素地震を用いることにより、震源特性及び地震波の伝播特性を的確に反映することが可能である。 また、地震動評価における不確かさの考慮については、評価結果に与える影響が大きいと考えられる断層パラメータを選定し、その影響の度合いを評価する。 	 7.1.3 地震動評価 地震動評価は、震源特性及び地震波の伝播特性を考慮した上で、応答スペクトルに基づく手法及び断層モデルを用いた手法により行う。 応答スペクトルに基づく地震動評価は、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾により行う。Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾の方法は、観測記録に基づく補正係数を考慮することにより、震源特性及び地震波の伝播特性を的確に反映することが可能である。なお、観測記録に基づく補正係数は、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による内陸地殻内地震に対する補正係数は用いず、検討用地震と発生様式等が同じ地震の解放基盤波とNoda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による応答スペクトルの比に基づき設定する。 断層モデルを用いた手法による地震動評価は、要素地震として適切な地震の観測記録が敷地において得られていることから、経験的グリーン関数法⁽²⁹⁾により行う。経験的グリーン関数法⁽²⁹⁾は、適切な要素地震を用いることにより、震源特性及び地震波の伝播特性を的確に反映することが可能である。 また、地震動評価における不確かさの考慮については、評価結果に与える影響が大きいと考えられる断層パラメータを選定し、その影響の度合いを評価する。 地震動評価の内容について、以下のとおり整理する。 	 差異無し
 (1) F-B 断層による地震 a. 基本震源モデルの設定 F-B 断層による地震の地震動評価は,強震動予測レシピモデル及び中越沖地震拡張モデルにより行う。 強震動予測レシピモデルにおいて,基本震源モデルは,地質調査結果及び強震動予測レシピ⁽²⁵⁾に基づき設定する。断層長さは,地質調査結果より36kmとして設定し,断層傾斜角は,明瞭に解釈できる範囲の海上音波探査の反射記録では,中~高角度と判断されることを踏まえ45°と設定する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表7-2及び図7-4に示す。 	 (1) F-B 断層による地震 a. 基本震源モデルの設定 F-B 断層による地震の地震動評価は,強震動予測レシピモデル及び中越沖地震拡張モデルにより行う。 強震動予測レシピモデルにおいて,基本震源モデルは,地質調査結果及び強震動予測レシピ⁽²⁵⁾に基づき設定する。断層長さは,地質調査結果より36kmとして設定し,断層傾斜角は,明瞭に解釈できる範囲の海上音波探査の反射記録では,中~高角度と判断されることを踏まえ45°と設定する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表7-2及び図7-4に示す。 	・差異無し
 b. 不確かさを考慮する断層パラメータの選定 F-B 断層による地震の地震動評価のうち,強震動予測レシピモデルにおいては,2007 年 新潟県中越沖地震の知見等による不確かさの影響を把握することを目的に,表7-3 に示 	 b. 不確かさを考慮する断層パラメータの選定 F-B 断層による地震の地震動評価のうち,強震動予測レシピモデルにおいては,2007 年 新潟県中越沖地震の知見等による不確かさの影響を把握することを目的に,表7-3 に示 	・差異無し

<u>青字</u>:柏崎刈羽原子力発電所第7号機(本体)と柏崎刈羽原子力発電所第6号機との差異 前回提出からの変更箇所

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
すように,破壊開始点,アスペリティ位置,破壊伝播速度,応力降下量及び断層傾斜角の不確かさを考慮する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表 7−2,表 7−4~表 7−6 及び図 7−4,図 7 −5 に示す。	すように,破壊開始点,アスペリティ位置,破壊伝播速度,応力降下量及び断層傾斜角の不確かさを考慮する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表 7-2,表 7-4~表 7-6及び図 7-4,図 7-5 に示す。
 c. 中越沖地震拡張モデルは、F-B 断層に相当する位置で発生した2007年新潟県中越沖地震 の知見を活用した地震動評価を行うことを目的に、芝(2008)⁽²⁰⁾による震源インバージョ ン結果及び地震調査研究推進本部(2008)⁽²¹⁾等から設定した断層長さ27kmの震源モデル を、図7-6に示すように、36kmに拡張して設定する。中越沖地震拡張モデルは、アス ペリティの位置、破壊伝播速度、応力降下量及び断層傾斜角の設定において強震動予測 レシビによる一般的な設定に対して保守的となっていることから、強震動予測レシビモ デルでの不確かさを考慮したケースに相当することを確認している。 なお、破壊伝播形式については、芝(2008)⁽²⁰⁾を参考にマルチハイポセンターを採用す る。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表7-7及び図7-7に示す。 d. 応答スペクトルに基づく地震動評価では、強震動予測レシビモデ ル及び中越沖地震拡張モデルを対象とする。なお、破壊伝播速度及び破壊開始点の不確 かさによる影響については、応答スペクトルに基づく地震動評価では確認することがで きないため、断層モデルを用いた手法による地震動評価において確認する。 また、2007年新潟県中越沖地震の観測記録に基づく補正係数を考慮することにより、震 源特性及び地震波の伝播特性を反映させるものとする。観測記録に基づく補正係数を図 7-8に示す。観測記録に基づく補正係数は、保守的な評価となるよう、1号機~4号機 と5号機~7号機で、各号機の原子炉建屋基礎版上における観測記録から推定される解 放基盤波とNoda et al.(2002)⁽¹⁶⁾による応答スペクトルの比を包絡するようにそれぞれ 設定する。また、評価において用いる地震規模については、図7-1に示すように、2007 年新潟県中越沖地震の知見を踏まえて算定した値とする。 上記に基づく地震動評価結果を図7-9に示す。 	 c. 中越沖地震拡張モデル 中越沖地震拡張モデルは、F-B断層に相当する位置で発生した 2007 年新潟県中越沖地党の知見を活用した地震動評価を行うことを目的に、芝(2008)⁽²⁰⁾による震源インバージェン結果及び地震調査研究推進本部(2008)⁽²¹⁾等から設定した断層長き 27kmの震源モデルを、図7-6に示すように、36kmに拡張して設定する。中越沖地震拡張モデルは、アスペリティの位置、破壊伝播速度、応力降下量及び断層傾斜角の設定において強震動予測レシビモデルでの不確かさを考慮したケースに相当することを確認している。なお、破壊伝播形式については、芝(2008)⁽²⁰⁾を参考にマルチハイポセンターを採用する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表 7-7及び図 7-7に示す。 d. 応答スペクトルに基づく地震動評価 F-B断層による地震の応答スペクトルに基づく地震動評価では、強震動予測レシビモデル及び中越沖地震拡張モデルを対象とする。なお、破壊伝播速度及び破壊開始点の不確かさによる影響については、応答スペクトルに基づく地震動評価では確認することができないため、断層モデルを用いた手法による地震動評価において確認する。また、2007 年新潟県中越沖地震の観測記録に基づく補正係数な考慮することにより、気源特性及び地震波の伝播特性を反映させるものとする。観測記録に基づく補正係数を返している。 オー8に示す。観測記録に基づく補正係数は、保守的な評価となるよう、1号機~4号機と5号機~7号機で、各号機の原子炉建屋基礎版上における観測記録から推定される解放基盤波とNoda et al. (2002)⁽¹⁶⁾による応答スペクトルの比を包絡するようにそれぞれ設定する。また、評価において用いる地震規模については、図7-1に示すように、2007年新潟県中越沖地震の知見を踏まえて算定した値とする。 上記に基づく地震動評価結果を図7-9に示す。
 e. 断層モデルを用いた手法による地震動評価 F-B 断層による地震の断層モデルを用いた手法による地震動評価は、想定する地震の震 源域で発生した 2007 年新潟県中越沖地震の余震を要素地震として行う。 要素地震の諸元及び震央位置を表 7-8 及び図 7-10 に示す。この要素地震を用いた 2007 年新潟県中越沖地震の原子炉建屋基礎版上における強震動シミュレーションを実施 	 e. 断層モデルを用いた手法による地震動評価 F-B 断層による地震の断層モデルを用いた手法による地震動評価は、想定する地震の震 源域で発生した 2007 年新潟県中越沖地震の余震を要素地震として行う。 要素地震の諸元及び震央位置を表 7-8 及び図 7-10 に示す。この要素地震を用いた 2007 年新潟県中越沖地震の原子炉建屋基礎版上における強震動シミュレーションを実施

<u>青字</u>:柏崎刈羽原子力発電所第7号機(本体)と柏崎刈羽原子力発電所第6号機との差異 前回提出からの変更箇所

	備考
7	
	 ・差異無し
1	
I	
	 ・差異無し
5	
Zhult	
]	
) (
	 ・差異無し
<u>,</u>	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
し、敷地における観測記録と比較することにより、評価の妥当性を確認する。図7-6に 示す震源モデルによる強震動シミュレーション結果と地震観測記録を比較して図7-11 に示す。5号機の評価においては、強震動シミュレーション結果は観測記録とおおむね 同程度あるいは上回る地震動レベルとなっている。一方で、1号機の評価においては、 敷地より南西側に位置するアスペリティに対して、図7-12に示す補正係数を乗じるこ とにより、観測記録とおおむね同程度の地震動レベルとなることを確認している。 以上のことから、F-B断層による地震の断層モデルを用いた手法による地震動評価は、 本要素地震を用いて実施することとし、地震波の顕著な増幅が認められる領域における 評価において、図7-4、図7-5及び図7-7に示す敷地より南西側に位置するアスペリ ティに用いる要素地震は、図7-12に示す補正係数を乗じた補正波とする。 上記に基づく地震動評価結果を図7-13に示す。	し、敷地における観測記録と比較することにより、評価の妥当性を確認する。図7-6に 示す震源モデルによる強震動シミュレーション結果と地震観測記録を比較して図7-11 に示す。5号機の評価においては、強震動シミュレーション結果は観測記録とおおむね 同程度あるいは上回る地震動レベルとなっている。一方で、1号機の評価においては、 敷地より南西側に位置するアスペリティに対して、図7-12に示す補正係数を乗じるこ とにより、観測記録とおおむね同程度の地震動レベルとなることを確認している。 以上のことから、F-B 断層による地震の断層モデルを用いた手法による地震動評価は、 本要素地震を用いて実施することとし、地震波の顕著な増幅が認められる領域における 評価において、図7-4、図7-5及び図7-7に示す敷地より南西側に位置するアスペリ ティに用いる要素地震は、図7-12に示す補正係数を乗じた補正波とする。 上記に基づく地震動評価結果を図7-13に示す。	
 (2) 長岡平野西縁断層帯による地震 a. 基本震源モデルの設定 地質調査結果より,長岡平野西縁断層帯は,基本的には角田・弥彦断層,気比ノ宮断層及び片貝断層がそれぞれ単独で活動する分割放出型の断層帯と判断されるものの,地震調査研究推進本部(2004)⁽³³⁾,同(2009)⁽⁶⁾等を踏まえ,長岡平野西縁断層帯として一連で活動する場合を基本と考える。 断層パラメータは,地質調査結果及び強震動予測レシピ⁽²⁵⁾等に基づき設定し,アスペリティの応力降下量については,長大な逆断層であることから,佐藤(1989)⁽³⁴⁾による無限長の垂直縦ずれ断層に関する式を用いて震源断層全体の応力降下量を算定した後に設定する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表 7-9 及び図 7-14 に示す。 	 (2)長岡平野西縁断層帯による地震 a.基本震源モデルの設定 地質調査結果より、長岡平野西縁断層帯は、基本的には角田・弥彦断層、気比ノ宮断層及び片貝断層がそれぞれ単独で活動する分割放出型の断層帯と判断されるものの、地震調査研究推進本部(2004)⁽³³⁾、同(2009)⁽⁶⁾等を踏まえ、長岡平野西縁断層帯として一連で活動する場合を基本と考える。 断層パラメータは、地質調査結果及び強震動予測レシピ⁽²⁵⁾等に基づき設定し、アスペリティの応力降下量については、長大な逆断層であることから、佐藤(1989)⁽³⁴⁾による無限長の垂直縦ずれ断層に関する式を用いて震源断層全体の応力降下量を算定した後に設定する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表 7-9 及び図 7-14 に示す。 	・差異無し
 b. 不確かさを考慮する断層パラメータの選定 長岡平野西縁断層帯による地震の地震動評価では、表 7-10 に示すように、破壊開始 点、アスペリティ位置、破壊伝播速度、応力降下量及び断層傾斜角の不確かさを考慮する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表 7-9、表 7-11~表 7-13 及び図 7-14、図 7-15 に示す。 	b. 不確かさを考慮する断層パラメータの選定 長岡平野西縁断層帯による地震の地震動評価では,表7-10に示すように,破壊開始 点,アスペリティ位置,破壊伝播速度,応力降下量及び断層傾斜角の不確かさを考慮す る。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表7-9,表7-11~表7-13及び図7-14, 図7-15に示す。	・差異無し
c. 長岡平野西縁断層帯〜山本山断層〜十日町断層帯西部の連動を考慮した地震 地質調査結果より,長岡平野西縁断層帯及び十日町断層帯西部は,両断層帯の間にリニ アメントの判読されない区間が約10kmあり,この区間では背斜構造の形態も異なること 等から,長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部が連動する可能性は低いと考えられる ものの,長岡平野西縁断層帯による地震の地震動評価に加えて,長岡平野西縁断層帯〜	c. 長岡平野西縁断層帯〜山本山断層〜十日町断層帯西部の連動を考慮した地震 地質調査結果より、長岡平野西縁断層帯及び十日町断層帯西部は、両断層帯の間にリニ アメントの判読されない区間が約10kmあり、この区間では背斜構造の形態も異なること 等から、長岡平野西縁断層帯と十日町断層帯西部が連動する可能性は低いと考えられる ものの、長岡平野西縁断層帯による地震の地震動評価に加えて、長岡平野西縁断層帯〜	・差異無し

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
山本山断層~十日町断層帯西部の連動を考慮した地震の地震動評価を実施する。	山本山断層~十日町断層帯西部の連動を考慮した地震の地震動評価を実施する。	
長岡平野西縁断層帯~山本山断層~十日町断層帯西部の連動を考慮した地震において	長岡平野西縁断層帯~山本山断層~十日町断層帯西部の連動を考慮した地震において	
は,長大断層を対象とした Murotani et al. (2015) ⁽³⁵⁾ によるスケーリングを導入すると	は,長大断層を対象とした Murotani et al. (2015) ⁽³⁵⁾ によるスケーリングを導入すると	
ともに,地震調査研究推進本部の長大断層の評価(36)と同様に平均応力降下量を一定値と	ともに、地震調査研究推進本部の長大断層の評価(36)と同様に平均応力降下量を一定値と	
仮定して設定する。また,表7-10に示すように応力降下量及び断層傾斜角の不確かさ	仮定して設定する。また、表7-10に示すように応力降下量及び断層傾斜角の不確かさ	
をそれぞれ考慮する。	をそれぞれ考慮する。	
設定した断層パラメータ及び震源モデルを表 7-14 及び図 7-16 に示す。	設定した断層パラメータ及び震源モデルを表 7-14 及び図 7-16 に示す。	
d. 応答スペクトルに基づく地震動評価	d. 応答スペクトルに基づく地震動評価	 ・差異無し
長岡平野西縁断層帯による地震の応答スペクトルに基づく地震動評価は, Noda et	長岡平野西縁断層帯による地震の応答スペクトルに基づく地震動評価は, Noda et	
al. (2002) ⁽¹⁶⁾ により行い,表 7-10の検討ケースのうち,基本震源モデル,アスペリテ	al. (2002) ⁽¹⁶⁾ により行い,表7-10の検討ケースのうち,基本震源モデル,アスペリテ	
ィ位置,応力降下量及び断層傾斜角の不確かさを考慮したケースを評価する。	ィ位置、応力降下量及び断層傾斜角の不確かさを考慮したケースを評価する。	
基本震源モデル、アスペリティ位置及び断層傾斜角の不確かさを考慮したケースの評価	基本震源モデル、アスペリティ位置及び断層傾斜角の不確かさを考慮したケースの評価	
においては,想定断層面周辺で発生した地震の観測記録に基づく補正係数を考慮するこ	においては、想定断層面周辺で発生した地震の観測記録に基づく補正係数を考慮するこ	
とにより、震源特性及び地震波の伝播特性を反映させるものとする。	とにより、震源特性及び地震波の伝播特性を反映させるものとする。	
図 7-17 に示す観測記録に基づく補正係数は,陸域で発生した地震については1号機鉛	図 7-17 に示す観測記録に基づく補正係数は、陸域で発生した地震については1号機鉛	
直アレイ観測点と5号機鉛直アレイ観測点で地震波の伝播特性に特異な差異がなく、複	直アレイ観測点と5号機鉛直アレイ観測点で地震波の伝播特性に特異な差異がなく,複	
数の記録が得られていることを踏まえ,それぞれの解放基盤波と Noda et al.(2002) ⁽¹⁶⁾	数の記録が得られていることを踏まえ,それぞれの解放基盤波と Noda et al.(2002) ⁽¹⁶⁾	
による応答スペクトルの比の平均値として設定する。	による応答スペクトルの比の平均値として設定する。	
応力降下量の不確かさについては,図 7-17 に示す観測記録に基づく補正係数の下限を	応力降下量の不確かさについては,図7-17に示す観測記録に基づく補正係数の下限を	
1として,基本震源モデルの評価結果に対して短周期側における地震動レベルを嵩上げ	1として,基本震源モデルの評価結果に対して短周期側における地震動レベルを嵩上げ	
することにより考慮する。	することにより考慮する。	
表 7-10 の検討ケースのうち,破壊開始点及び破壊伝播速度の不確かさによる影響は,	表 7-10の検討ケースのうち、破壊開始点及び破壊伝播速度の不確かさによる影響は、	
応答スペクトルに基づく地震動評価では確認することができないため,断層モデルを用	応答スペクトルに基づく地震動評価では確認することができないため、断層モデルを用	
いた手法による地震動評価において確認する。	いた手法による地震動評価において確認する。	
なお,検討用地震である長岡平野西縁断層帯の評価において用いる地震規模について	なお、検討用地震である長岡平野西縁断層帯の評価において用いる地震規模について	
は、いまだ発生していない地震であることを踏まえ、保守的な評価となるよう、断層長	は、いまだ発生していない地震であることを踏まえ、保守的な評価となるよう、断層長	
さから松田(1975) ⁽³⁷⁾ による式に基づき算定した値とする。	さから松田(1975) ⁽³⁷⁾ による式に基づき算定した値とする。	
長岡平野西縁断層帯~山本山断層~十日町断層帯西部の連動を考慮した地震について	長岡平野西縁断層帯〜山本山断層〜十日町断層帯西部の連動を考慮した地震について	
は,著しく長大な断層のため,松田(1975) ⁽³⁷⁾ による式の適用範囲外であることから,断	は,著しく長大な断層のため,松田(1975) ⁽³⁷⁾ による式の適用範囲外であることから,断	
層モデルを用いた手法により地震動評価を行う。	層モデルを用いた手法により地震動評価を行う。	
上記に基づく地震動評価結果を図7-18に示す。	上記に基づく地震動評価結果を図7-18に示す。	
e. 断層モデルを用いた手法による地震動評価	e. 断層モデルを用いた手法による地震動評価	 ・差異無し
長岡平野西縁断層帯による地震の断層モデルを用いた手法による地震動評価は、想定断	長岡平野西縁断層帯による地震の断層モデルを用いた手法による地震動評価は、想定断	
層面周辺で発生した 2004 年新潟県中越地震の余震を要素地震として行う。	層面周辺で発生した2004年新潟県中越地震の余震を要素地震として行う。	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
要素地震の諸元及び震央位置を表 7-15 及び図 7-19 に示す。これらの要素地震は、強 震動シミュレーション ⁽³⁸⁾ において、敷地における 2004 年新潟県中越地震の観測記録の 再現性が高いことから、長岡平野西縁断層帯による地震の地震動評価においても、断層 面浅部及び深部に分け 2 つの要素地震を用いて評価することとする。 なお、要素地震については、表 7-16 に示すように、見積もりの影響評価、深部に採用 した要素地震のみを用いた評価及び角田・弥彦断層~気比ノ宮断層の北部の断層に異な る要素地震を用いた評価を実施し、地震動評価に与える影響が小さいことを確認してい る。確認結果を、図 7-20 に示す。 上記に基づく地震動評価結果を図 7-21 に示す。	要素地震の諸元及び震央位置を表 7-15 及び図 7-19 に示す。これらの要素地震は,強 震動シミュレーション ⁽³⁸⁾ において,敷地における 2004 年新潟県中越地震の観測記録の 再現性が高いことから,長岡平野西縁断層帯による地震の地震動評価においても,断層 面浅部及び深部に分け 2 つの要素地震を用いて評価することとする。 なお,要素地震については,表 7-16 に示すように,見積もりの影響評価,深部に採用 した要素地震のみを用いた評価及び角田・弥彦断層〜気比ノ宮断層の北部の断層に異な る要素地震を用いた評価を実施し,地震動評価に与える影響が小さいことを確認してい る。確認結果を,図 7-20 に示す。 上記に基づく地震動評価結果を図 7-21 に示す。	
 (3) 佐渡島南方断層~F-D 断層~高田沖断層~親不知海脚西縁断層~魚津断層帯の連動 を考慮した地震 a. 震源モデルの設定 地質調査結果より,褶曲の連続性,離隔等から佐渡島南方断層,F-D 断層,高田沖断 層,親不知海脚西縁断層及び魚津断層帯が連動する可能性は低いと考えられるものの, 保守的に最大規模の連動を考慮する観点で地震動評価を行い,敷地に与える影響を確認 する。 なお,地震動評価は,著しく長大な断層のため,松田(1975)⁽³⁷⁾による式の適用範囲外で あることから,断層モデルを用いた手法により地震動評価を行う。 断層パラメータのうち,断層の位置及び断層長さは地質調査結果等に基づき設定し,断 層傾斜角については,2007 年新潟県中越沖地震の余震分布⁽²¹⁾等を参考に一律35°と設 定する。 また,著しく長大な断層となることから,長岡平野西縁断層帯~山本山断層~十日町断 層帯西部の評価で採用した方法で断層パラメータを設定した上で,応力降下量の不確か さを考慮して設定する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表7-17及び図7-22 に示す。 	(3) 佐渡島南方断層~F-D 断層~高田沖断層~親不知海脚西縁断層~魚津断層帯の連動を考慮した地震 a. 震源モデルの設定 地質調査結果より,褶曲の連続性,離隔等から佐渡島南方断層,F-D 断層,高田沖断層,親不知海脚西縁断層及び魚津断層帯が連動する可能性は低いと考えられるものの,保守的に最大規模の連動を考慮する観点で地震動評価を行い,敷地に与える影響を確認する。 なお,地震動評価は,著しく長大な断層のため,松田(1975) ⁽³⁷⁾ による式の適用範囲外であることから,断層モデルを用いた手法により地震動評価を行う。 断層パラメータのうち,断層の位置及び断層長さは地質調査結果等に基づき設定し、断層傾斜角については、2007 年新潟県中越沖地震の余震分布 ⁽²¹⁾ 等を参考に一律35°と設定する。 また,著しく長大な断層となることから,長岡平野西縁断層帯~山本山断層~十日町断層帯西部の評価で採用した方法で断層パラメータを設定した上で,応力降下量の不確かさを考慮して設定する。 設定した断層パラメータ及び震源モデルを表7-17及び図7-22に示す。	・差異無し
b. 断層モデルを用いた手法による地震動評価 佐渡島南方断層~F-D 断層~高田沖断層~親不知海脚西縁断層~魚津断層帯の連動を考 慮した地震の断層モデルを用いた手法による地震動評価は,佐渡島南方断層の想定断層面 周辺で発生した 2007 年新潟県中越沖地震の余震を要素地震として行う。要素地震の諸元 及び震央位置を表 7-18 及び図 7-23 に示す。 なお,地震波の顕著な増幅が認められる領域における評価において,図 7-22 に示す敷 地より南西側に位置するアスペリティに用いる要素地震は,2007 年新潟県中越沖地震に おける第 3 アスペリティの特性を踏まえ,図 7-12 に示す補正係数を乗じた補正波とす る。上記に基づく地震動評価結果を図 7-24 に示す。	b. 断層モデルを用いた手法による地震動評価 佐渡島南方断層~F-D 断層~高田沖断層~親不知海脚西縁断層~魚津断層帯の連動を考 慮した地震の断層モデルを用いた手法による地震動評価は, 佐渡島南方断層の想定断層面 周辺で発生した 2007 年新潟県中越沖地震の余震を要素地震として行う。要素地震の諸元 及び震央位置を表 7-18 及び図 7-23 に示す。 なお, 地震波の顕著な増幅が認められる領域における評価において, 図 7-22 に示す敷 地より南西側に位置するアスペリティに用いる要素地震は, 2007 年新潟県中越沖地震に おける第 3 アスペリティの特性を踏まえ, 図 7-12 に示す補正係数を乗じた補正波とす る。上記に基づく地震動評価結果を図 7-24 に示す。	・差異無し

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
7.2 震源を特定せず策定する地震動 敷地周辺の状況等を十分考慮した詳細な調査を実施しても、なお敷地近傍において発生 する可能性のある内陸地殻内地震のすべてを事前に評価し得るとは言い切れないとの観 点から、「震源を特定せず策定する地震動」を考慮する。	7.2 震源を特定せず策定する地震動 敷地周辺の状況等を十分考慮した詳細な調査を実施しても、なお敷地近傍において発生 する可能性のある内陸地殻内地震のすべてを事前に評価し得るとは言い切れないとの観 点から、「震源を特定せず策定する地震動」を考慮する。①「震源を特定せず策定する 地震動」は、震源近傍における観測記録より得られた知見を基に、各種の不確かさを考 慮して敷地の地盤物性に応じた応答スペクトルとして策定する。	 法令改正に伴う検討項目の変更による 差異(相違 No. 1)
7.2.1 評価方法 震源と活断層を関連づけることが困難な過去の内陸地殻内地震を検討対象地震として選 定し,それらの地震時に得られた震源近傍における観測記録を②収集し,敷地の地盤物 性を加味した応答スペクトルを設定する。	7.2.1 評価方法 震源と活断層を関連づけることが困難な過去の内陸地殻内地震を検討対象地震として選 定し、それらの地震時に得られた震源近傍における観測記録を② <u>基に</u> 、敷地の地盤物性 を加味した応答スペクトルを設定する。③「震源を特定せず策定する地震動」として、 「地域性を考慮する地震動」及び「全国共通に考慮すべき地震動」の2種類を検討す る。	 2 表現上の差異(設置許可基準規則の解釈 の改正前後の表現に則して記載。以下同 様)(相違 No. 2) 3 法令改正に伴う検討項目の変更による 差異(相違 No. 1)
7.2.2 既往の知見 加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ は,内陸地殻内地震を対象として,詳細な地質学的調査によっても震 源位置及び地震規模をあらかじめ特定できない地震による震源近傍の硬質地盤上の強震 記録を用いて,震源を事前に特定できない内陸地殻内地震による地震動の上限スペクト ルを設定している。加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ による応答スペクトルに対し Noda et al. (2002) ⁽¹⁶⁾ の方法により求めた伝播特性を用いて評価した応答スペクトルを,震源を特 定せず策定する地震動の評価において参考とする。	7.2.2 既往の知見 加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ は,内陸地殻内地震を対象として,詳細な地質学的調査によっても震 源位置及び地震規模をあらかじめ特定できない地震による震源近傍の硬質地盤上の強震 記録を用いて,震源を事前に特定できない内陸地殻内地震による地震動の上限スペクト ルを設定している。加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ による応答スペクトルに対しNoda et al. (2002) ⁽¹⁶⁾ の方法により求めた伝播特性を用いて評価した応答スペクトルを,震源を特 定せず策定する地震動の評価において参考とする。	・差異無し
7.2.3 検討対象地震の選定と震源近傍の観測記録の収集 震源と活断層を関連づけることが困難な過去の内陸地殻内地震の震源近傍の観測記録の 収集においては、震源断層がほぼ地震発生層の厚さ全体に広がっているものの,地表地 震断層としてその全容を現すまでには至っていない Mw6.5以上の地震及び断層破壊領域 が地震発生層内部に留まり、国内においてどこでも発生すると考えられる地震で、震源 の位置も規模も <u>つわからない</u> 地震として地震学的検討から全国共通で考慮すべき Mw6.5 未満の地震を対象とする。	7.2.3 検討対象地震の選定と震源近傍の観測記録の収集 震源と活断層を関連づけることが困難な過去の内陸地殻内地震の震源近傍の観測記録の 収集においては、④「地域性を考慮する地震動」として、震源断層がほぼ地震発生層の 厚さ全体に広がっているものの、地表地震断層としてその全容を現すまでには至ってお らず、震源の規模が推定できない Mw6.5⑤程度以上の地震を、⑥「全国共通に考慮すべき 地震動」として、断層破壊領域が地震発生層内部に留まり、国内においてどこでも発生 すると考えられる地震で、震源の位置も規模も⑦推定できない地震として地震学的検討 から全国共通で考慮すべき Mw6.5程度未満の地震を対象とする。	 ④ 表現上の差異(相違 No. 2) ⑦ 表現上の差異(基準地震動及び耐震設計 方針に係る審査ガイドの改正前後の表現に則して記載。) ⑧ 表現上の差異(相違 No. 2) ⑨ 表現上の差異(基準地震動及び耐震設計 方針に係る審査ガイドの改正前後の表現に則して記載。) ⑩ 法令改正に伴う検討項目の変更による 差異(設置許可基準規則の解釈の法改正に伴い、標準応答スペクトルが追加され、検討対象地震を選定する手順が不要

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
 Mw6.5以上の地震 	(1) <u>③地域性を考慮する地震動</u> (Mw6.5程度以上の地震)
⑩2008 年岩手・宮城内陸地震及び 2000 年鳥取県西部地震については, 事前に活断層の	⑩「地域性を考慮する地震動」の検討に当たっては、事前に活断層の存在が指摘されて
存在が指摘されていなかった地域において発生し、地表付近に一部痕跡が確認された地	いなかった地域において発生し、地表付近に一部痕跡が確認された2008年岩手・宮城内
震である。地表地震断層の出現要因の可能性としては、活断層の成熟度、上部の軟岩・	陸地震及び 2000 年鳥取県西部地震を選定する。地表地震断層の出現要因の可能性として
<u>火山岩・堆積層の分布状況,地質体の違い等の地域差があると考えられる。</u>	は、活断層の成熟度、上部の軟岩・火山岩・堆積層の分布状況、地質体の違い等の地域
	差があると考えられる。
2008 年岩手・宮城内陸地震の震源域周辺は、カルデラや厚い第四紀火山噴出物が分布	2008 年岩手・宮城内陸地震の震源域周辺は、カルデラや厚い第四紀火山噴出物が分布
し、活断層地形の認定が困難な地域である。一方、敷地周辺は、断層運動に関連した褶	し、活断層地形の認定が困難な地域である。一方、敷地周辺は、断層運動に関連した褶
曲構造が発達し、これらを詳細に調査することにより、活断層の認定が可能な地域であ	曲構造が発達し、これらを詳細に調査することにより、活断層の認定が可能な地域であ
る。また,2008 年岩手・宮城内陸地震の震源域周辺では,地震発生層上端深さが1km 程	る。また,2008 年岩手・宮城内陸地震の震源域周辺では,地震発生層上端深さが1km程
度であり,敷地周辺と比較して著しく浅いこと,垣見ほか(2003)(41)の地震地体構造区分に	度であり,敷地周辺と比較して著しく浅いこと,垣見ほか(2003)(41)の地震地体構造区分に
よると震源域と敷地が位置する領域は異なること等から,震源域と敷地周辺の地質学的及	よると震源域と敷地が位置する領域は異なること等から,震源域と敷地周辺の地質学的及
び地震学的背景に地域差があると考えられるため、2008 年岩手・宮城内陸地震の観測記	び地震学的背景に地域差があると考えられるため、2008年岩手・宮城内陸地震の観測記
録は収集対象外とする。	録は収集対象外とする。
2000 年鳥取県西部地震の震源域周辺は、活断層が未成熟であり、横ずれ断層を主体とす	2000 年鳥取県西部地震の震源域周辺は、活断層が未成熟であり、横ずれ断層を主体とす
る地域である。一方,敷地周辺は,詳細な調査により多数の活断層が認定されており,逆断	る地域である。一方,敷地周辺は,詳細な調査により多数の活断層が認定されており,逆脚
層を主体とする地域である。また,2000 年鳥取県西部地震の震源域周辺では,地震発生	層を主体とする地域である。また,2000年鳥取県西部地震の震源域周辺では、地震発生
層上端深さが 2km 程度であり,敷地周辺と比較して著しく浅いこと,垣見ほか(2003) ⁽⁴¹⁾	層上端深さが 2km 程度であり,敷地周辺と比較して著しく浅いこと,垣見ほか(2003) ⁽⁴¹⁾
の地震地体構造区分によると震源域と敷地が位置する領域は異なること等から、震源域	の地震地体構造区分によると震源域と敷地が位置する領域は異なること等から、震源域
と敷地周辺の地質学的及び地震学的背景に地域差があると考えられるため,2000年鳥取	と敷地周辺の地質学的及び地震学的背景に地域差があると考えられるため、2000 年鳥取
県西部地震の観測記録は収集対象外とする。	県西部地震の観測記録は収集対象外とする。
(2) Mw6.5 未満の地震	(2) ① <u>全国共通に考慮すべき地震動</u> (Mw6.5程度未満の地震)
12表 7-19の Mw6.5 未満の地震について、震源近傍の観測記録を収集して、その地震動	①「全国共通に考慮すべき地震動」の検討に当たっては、実用発電用原子炉及びその附
レベルを整理した。その結果,加藤ほか(2004)(40)の地震動レベルとの対比から,敷地に	属施設の位置、構造及び設備の基準に関する規則の解釈別記2に示される,2004年北
及ぼす影響の大きい記録として、2011年長野県北部地震、2011年茨城県北部地震、2013	海道留萌支庁南部の地震において防災科学技術研究所が運用する全国強震観測網の港町
年栃木県北部地震, 2004年北海道留萌支庁南部地震及び 2011 年和歌山県北部地震にお	観測点における観測記録から推定した基盤地震動及び震源近傍の多数の地震動記録に基
<u>ける震源近傍の K-NET 及び KiK-net⁽⁴²⁾観測点の記録を抽出した。このうち,2004 年北海</u>	づいて策定した S 波速度 2,200m/s 以上の地震基盤相当面における標準的な応答スペクト
道留萌支庁南部地震における K-NET 港町観測点の観測記録については,佐藤ほか	<u>ル(以下「標準応答スペクトル」という。)の知見を用いる。地震基盤相当面における</u>
(2013) ⁽⁴³⁾ で詳細な地盤調査及び信頼性の高い基盤地震動の推定が行われていることか	標準応答スペクトルを図7-25に示す。
ら,これらを参考に K-NET 港町観測点の地下構造モデルの不確かさ等を考慮し基盤地震	
動を評価する。	
	137.2.4 地下構造モデルの設定
	敷地の地盤物性に応じた応答スペクトルの評価に当たっては, 7.2.3(2)に示す知見が得

		備考
		となったことから記載を削除。)
	(1)	表現上の差異(相違 No. 2)
	12	表現上の差異(相違 No. 2)
内		
<u>C</u>		
-		
7		
)		
Ē		
-		
× Ţ		
釿		
.)		
ł		
Ż		
	(13)	表現上の差異(相違 No. 2)
	14	法令改正に伴う検討項目の変更による
		差異(相違 No. 1)
-		
<u>.</u> 1		
<u>r</u>		
-		
1	19	ム <mark>ア</mark> 以止に行り快討項日の変更による 差異(相違 No. 1)
-		

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
	られている基盤面のS波速度を考慮し、敷地においてそのS波速度に相当する基盤面から解放基盤表面までの地盤増幅を1次元地下構造モデルにより適切に評価可能であることを大深度地震観測記録等に基づき検証した上で地下構造モデルを設定し、地震波の伝播特性を適切に反映する。評価に用いる地下構造モデルは、大深度ボーリング調査結果等の知見を参照して梅田・小林(2010) ⁽²⁰⁾ の方法を用いて、敷地の伝播特性の情報を含んだ地表の観測記録を再現する地下構造モデルとして推定した。その際、観測記録が多く 蓄積されている浅部(1号機鉛直アレイ観測点で標高-250m以浅、5号機鉛直アレイ観測点で標高-300m以浅)については、観測記録の伝達関数を対象とした逆解析により推定した。設定した1次元地下構造モデルを表7-19に示す。設定した1次元地下構造モデルにより、敷地の解放基盤表面までの伝播特性を適切に考慮できることについては、大深度地震観測記録、大深度ボーリング調査結果等の知見及び既往の知見を用いて検証を行い、妥当性を確認している。
7.2.4 震源を特定せず策定する地震動の応答スペクトル ④ <u>敷地で考慮する「震源を特定せず策定する地震動」は、7.2.3 (2)で評価した基盤地震</u> 動にK-NET 港町観測点と敷地の解放基盤表面相当位置の地盤物性の相違(S波速度で港 町観測点 938m/s ⁽⁴³⁾ に対し敷地は表 6-2 に示す 5 号機のモデルにおいて 730m/s 程度)に よる影響等を考慮して評価した地震動の応答スペクトルとする。設定した応答スペクト ルを加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ による応答スペクトルと比較して図(<u>37-25</u> に示す。	 7.2.5 震源を特定せず策定する地震動の応答スペクトル (0)2004 年北海道留萌支庁南部の地震において,防災科学技術研究所が運用する全国強震 観測網の港町観測点における観測記録から推定した基盤地震動を考慮した地震動(以下 「2004 年北海道留萌支庁南部地震を考慮した地震動」という。)は、佐藤ほか(2013)⁽⁴³⁾ で詳細な地盤調査及び信頼性の高い基盤地震動の推定が行われていることから、これら を参考に K – NET 港町観測点の地下構造モデルの不確かさ等を考慮して基盤地震動を評価 し、K – NET 港町観測点と敷地の解放基盤表面相当位置の地盤物性の相違による影響を考 慮する。表 7-19 に示す5号機鉛直アレイ観測点の地下構造モデルにおいてK – NET 港町 観測点のS 波速度 938m/sを上回るS 波速度 960m/s の層の上面に基盤地震動を入力し た。2004 年北海道留萌支庁南部地震を考慮した地震動は、敷地の地盤物性の相違による影響を考 慮した評価結果に対し、さらに保守性を考慮して設定する。設定した応答スペ クトルを加藤ほか(2004)⁽⁴⁰⁾による応答スペクトルと比較して図⁽³⁾7-26 に示す。 (6)標準応答スペクトルに基づく地震動は、標準応答スペクトルがS 波速度 2, 200m/s 以上の地震基盤相当面で設定されていることから、この地震基盤相当面と敷地の解放基盤表 面相当位置との地盤物性の相違による影響を考慮する。標準応答スペクトルに適合する 技擬地震波は複数の方法に基づき作成することとし、地震動の振幅包絡線の経時的変化 に基づく一様乱数の位相を有する正弦波の重ね合わせによる方法及び観測記録の位相を 用いる方法により作成する。一様乱数の位相を用いた模擬地震波の振幅包絡線の経時的 変化については、Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾の方法に基づき,表7-20に示す形状とする。 観測記録の位相を用いた模擬地震波は、2007年新潟県中越沖地震の解放基盤波の位相を 用いて作成する。標準応答スペクトルに適合する模擬地震波の作成結果を表7-21、加

	備考
	 1 法令 改正に伴う検討項目の変更による 差異(相違 No. 1)
る。上長るととり「を」(回	 ⑦ 図表番号の差異 ⑧ 法^令改正に伴う検討項目の変更による 差異(相違 No. 1)

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
	<u>る S 波速度 2,350m/s の層の上面に模擬地震波を入力した。標準応答スペクトルに基づく</u> 地震動は,不確かさを考慮して,複数の方法に基づく模擬地震波を用いた評価結果のそ れぞれの応答スペクトルとして設定する。設定した応答スペクトルを図 7-29 に示す。
7.2.5 超過確率の参照 独立行政法人 原子力安全基盤機構(2005) ⁽⁴⁴⁾ は,断層モデルを用いた手法によるM5.5~ M7.3の地震の震源近傍における地震動評価結果に基づき,各地域の震源を特定しにくい 地震による地震動について,地震基盤における水平動の年超過確率を求め,その一様ハザ ードスペクトルを算出している。敷地が位置する領域(南東北・関東・中部)における 一様ハザードスペクトルと,加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ による応答スペクトルを地震基盤相当で 比較した結果を図 <u>m7-26</u> に示す。加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ に基づく震源を事前に特定できな い内陸地殻内地震による地震動の年超過確率は,地震基盤相当において,10 ⁻⁴ ~10 ⁻⁶ 程度 である。	7.2.6 超過確率の参照 独立行政法人 原子力安全基盤機構(2005) ⁽⁴⁴⁾ は,断層モデルを用いた手法によるM5.5~ M7.3の地震の震源近傍における地震動評価結果に基づき,各地域の震源を特定しにくい 地震による地震動について,地震基盤における水平動の年超過確率を求め,その一様ハザ ードスペクトルを算出している。敷地が位置する領域(南東北・関東・中部)における 一様ハザードスペクトルと,加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ による応答スペクトルを地震基盤相当て 比較した結果を図 <u>(07-30</u> に示す。加藤ほか(2004) ⁽⁴⁰⁾ に基づく震源を事前に特定できな い内陸地殻内地震による地震動の年超過確率は,地震基盤相当において,10 ⁻⁴ ~10 ⁻⁶ 程度 である。
 7.3 基準地震動Ssの策定 7.3 該計用応答スペクトル (1) 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」の基準地震動Ssの設計用応答スペクトルは、「7.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」の基準地震動Ssの設計用応答スペクトルは、「7.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」に基づき、敷地の解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動として策定する。 F-B 断層による地震における中越沖地震拡張モデルを考慮したケースについて、応答スペクトルに基づく地震動評価結果を基準地震動Ss-1とし、断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を基準地震動Ss-2として設定する。基準地震動Ss-1及びSs-2の設計用応答スペクトルを図①7-27に示す。 長岡平野西縁断層帯による地震における応答スペクトルに基づく地震動評価結果を包縮して基準地震動Ss-3を設定する。また、断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を考慮したケースを基準地震動Ss-4とし、断層傾斜角の不確かさを考慮したケースを基準地震動Ss-4とし、断層傾斜角の不確かさを考慮したケースを基準地震動Ss-5として設定する。なお、基準地震動Ss-3の鉛直方向は、水平方向の2/3倍となるように設定する。さらに、長岡平野西縁断層帯 	 7.3 基準地震動Ssの策定 7.3.1 設計用応答スペクトル (1) 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動 「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」の基準地震動Ssの設計用応答スペクトルは、「7.1 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」に基づき、敷地の解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動として策定する。 F-B 断層による地震における中越沖地震拡張モデルを考慮したケースについて、応答スペクトルに基づく地震動評価結果を基準地震動Ss-1とし、断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を基準地震動Ss-2として設定する。基準地震動Ss-1及びSs-2の設計用応答スペクトルを図①7-31に示す。 長岡平野西縁断層帯による地震における応答スペクトルに基づく地震動評価結果を包縮して基準地震動Ss-3を設定する。また、断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を考慮したケースを基準地震動Ss-4とし、断層傾斜角の不確かさを考慮したケースを基準地震動Ss-4とし、断層傾斜角の不確かさを考慮したケースを基準地震動Ss-5として設定する。なお、基準地震動Ss-3の鉛直方向は、水平方向の2/3倍となるように設定する。さらに、長岡平野西縁断層帯
かさを考慮したケースを基準地震動 Ss-6 とし,断層傾斜角の不確かさを考慮したケース を基準地震動 Ss-7 として設定する。基準地震動 Ss-3~Ss-7 の設計用応答スペクトルを 図②7-28 に示す。 なお,佐渡島南方断層~F-D 断層~高田沖断層~親不知海脚西縁断層~魚津断層帯の連 動を考慮した地震については,図③7-29 に示すとおり,F-B 断層による地震又は長岡平 野西縁断層帯による地震の地震動評価結果を下回る。	かさを考慮したケースを基準地震動 Ss-6 とし, 断層傾斜角の不確かさを考慮したケース を基準地震動 Ss-7 として設定する。基準地震動 Ss-3~Ss-7 の設計用応答スペクトルを 図②7-32 に示す。 なお, 佐渡島南方断層~F-D 断層~高田沖断層~親不知海脚西縁断層~魚津断層帯の連 動を考慮した地震については, 図③7-33 に示すとおり, F-B 断層による地震又は長岡平 野西縁断層帯による地震の地震動評価結果を下回る。

		備考
<		
	19	図表番号の差異
、表 よ計 」結角「帯権、	1	図表番号の差異
	2	図表番号の差異
F	3	図表番号の差異

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
(2) 震源を特定せず策定する地震動 「7.2 震源を特定せず策定する地震動」の地震動評価結果と基準地震動 Ss-1~Ss-7を比較して、図 <u>07-30</u> に示す。③荒浜側の基準地震動 Ss-1~Ss-7 は、「震源を特定して策定する地震動」で代表させる。一方、大湊側の基準地震動 Ss-1~Ss-7 に対しては、一部の周期帯で「震源を特定せず策定する地震動」が上回ることから、基準地震動 Ss-8 として設定する。	(2) 震源を特定せず策定する地震動 「7.2 震源を特定せず策定する地震動」の地震動評価結果と基準地震動 Ss-1~Ss-7 を比較する。 2004 年北海道留萌支庁南部地震を考慮した地震動と基準地震動 Ss-1~Ss-7 の比較を図④ 7-34に示す。⑤荒浜側の 2004 年北海道留萌支庁南部地震を考慮した地震動は、基準地 震動 Ss-1に対して、水平及び鉛直方向ともに全周期帯において下回るため、基準地震動 として設定しない。大湊側の 2004 年北海道留萌支庁南部地震を考慮した地震動は、基準 地震動 Ss-1に対して、水平及び鉛直方向では全周期帯において下回るものの、⑥水平方向の一部 の周期帯で上回るため、基準地震動 Ss-8 として設定する。 ⑦標準応答スペクトルに基づく地震動は、基準地震動 Ss-1でSs-7 の比較を図 7-35 に示 す。荒浜側の標準応答スペクトルに基づく地震動は、基準地震動 Ss-3 に対して、水平及 び鉛直方向ともに全周期帯において下回るため、基準地震動 Ss-3 に対して、水平及 び鉛直方向ともに全周期帯において下回るため、基準地震動として設定しない。大湊側 の標準応答スペクトルに基づく地震動は、基準地震動を1に対して、水平方向では全周 期帯において、鉛直方向では短周期側において下回るものの、鉛直方向の周期1.7 秒以 上の周期帯でわずかに上回る。これに対し、耐震設計等に基準地震動を用いる施設等 は、周期1.7 秒以上に鉛直方向の固有周期を有しない設計とする。なお、令和4年3月 23 日付け原規規発第 2203234 号により通知を受けるまでに既に設計した設計基準対象施 設及び重大事故等対処施設(それぞれにおいて当該施設が機能を維持するために必要な 施設等を含む)のうち、耐震設計等に基準地震動を用いる施設等は、周期1.7 秒以上の 長周期側に鉛直方向の固有周期を有しないことを確認している。以上を前提条件とし て、大湊側の標準応答スペクトルに基づく地震動は基準地震動として設定しない。	 ④ 図表番号の差異 ⑤ 記載の適正化(基準地震動との包絡関係を明確に記載。以下同様)(相違 No. 3) ⑥ 記載の適正化(相違 No. 3) ⑦ 法令改正に伴う検討項目の変更による差異(相違 No. 1)
 7.3.2 設計用模擬地震波 (1) 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動 応答スペクトルに基づく地震動評価結果による基準地震動 Ss-1 及び Ss-3 の設計用模擬 地震波は,設計用応答スペクトルに適合するものとして,地震動の振幅包絡線の経時的 変化に基づく一様乱数の位相を有する正弦波の重ね合わせにより作成する。なお,振幅 包絡線の経時的変化については,Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾に基づき表<u>87-20</u>に示す形状と する。設計用模擬地震波 Ss-1H, Ss-1V 及び Ss-3H, Ss-3V は,それぞれ F-B 断層による 地震及び長岡平野西縁断層帯による地震に相当する振幅包絡線の経時的変化を有するも のとする。設計用模擬地震波の作成結果を表<u>97-21</u>に,設計用応答スペクトルに対す る設計用模擬地震波の応答スペクトル比を図<u>07-31</u>にそれぞれ示す。 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果による基準地震動 Ss-2, Ss-4~Ss-7 の設 	 7.3.2 設計用模擬地震波 (1) 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動 応答スペクトルに基づく地震動評価結果による基準地震動 Ss-1 及び Ss-3 の設計用模擬 地震波は,設計用応答スペクトルに適合するものとして,地震動の振幅包絡線の経時的 変化に基づく一様乱数の位相を有する正弦波の重ね合わせにより作成する。なお,振幅 包絡線の経時的変化については,Noda et al. (2002)⁽¹⁶⁾に基づき表(<u>87-22</u>)に示す形状と する。設計用模擬地震波 Ss-1H, Ss-1V 及び Ss-3H, Ss-3V は,それぞれ F-B 断層による 地震及び長岡平野西縁断層帯による地震に相当する振幅包絡線の経時的変化を有するも のとする。設計用模擬地震波の作成結果を表(<u>97-23</u>)に,設計用応答スペクトルに対する 設計用模擬地震波の応答スペクトル比を図(<u>07-36</u>)にそれぞれ示す。 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果による基準地震動 Ss-2, Ss-4~Ss-7の設 	 ⑧ 図表番号の差異 ⑨ 図表番号の差異 ⑩ 図表番号の差異
計用模擬地震波は、断層モデルを用いた手法による地震動評価結果の加速度時刻歴波形 を採用する。	計用模擬地震波は,断層モデルを用いた手法による地震動評価結果の加速度時刻歴波形 を採用する。	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
(a) 骨质大性力上沿体力上,是弗勒	(a) 弗洛子来心子之圣神史	
(2) 晨駅を特正です東正する地展期	(2) 晨源を特正です東正する地震期	
基準地展期 SS-8 の時刻燈波形は,2004 年北御道留明又厅曽部地展の A-NEI 港町観測品	基準地展期 SS-8 の時刻 膣波形は,2004 年北御道留明又庁 用部地展の A-NEI 港町観測品	
にわいて行られた記録から地下構造モアルの不確かさ、敷地の地盤物性 <u>10</u> を考慮して 証価したすのな短田ナス	にわいし付られた記録から地下悟垣てアルの个確かさ、 叙地の地盤初任を考慮した上	① 記載の演工ル(新たわ地下構造たデルな
計価したものを採用する。	て、 <u>町さらに床寸性を考慮して</u> 計画したものを抹用する。	1) 記載の適正化(利たな地下構造モノルを 田いて証在)を担合 匹許可の其準地震
		用いて計価した場合、既計可の基準地震 動なっのな下回なことな強烈した上で
		動 35-0 を下回ることを確認した上く、 みれた上回るよう既許可から亦再せず
		てれを上回るよう死計可から変更とう
		に 35-0 を永定していることから、 記載
いたにたり筆字した設計田墳擬地電池の加速度時刻厥波形を図@7-29に「長士加速度	いトにトル等字した設計田墳擬地震波の加速度時刻厥波形を図@7_27に「是十加速度値	を追加している。) ① 図書乗号の差異
以上により来たした成訂用候類地展似の加速度時刻症似形を因 $01-32$ に、取入加速度 値をまとめて主 $07-99$ に示す	以上により東たした設計用候擬地最初の加速度時刻産初形を図 0^{-31} に、取入加速度値 たまとめて主 $0^{7}-94$ に示す	 四 因衣笛ちの左共 10 回志乗日の美思
		19 因衣笛をり左共
(2007) (40)の万法に基つき試算した敷地における地震動の一様ハサードスペクトルを比較	(2007)(40)の万法に基つき試算した敷地における地震動の一様ハサードスペクトルを比較	
一様ハサードスペクトルの作成に際しては、特定震源モアルとして、地質調査結果、地震調	一様ハサードスペクトルの作成に際しては、特定震源モデルとして、地質調査結果、地震調	
金研究推進本部(2012) ⁽⁴⁰⁾ に基つく活断層に関する情報及び地震調査研究推進本部	金研究推進本部(2012) ⁽⁴⁰⁾ に基つく活断層に関する情報及び地震調査研究推進本部	
(2009) 『による日本海東縁部の地震に関する情報を基にモテル化を行う。また,領域震源	(2009) 「による日本海東縁部の地震に関する情報を基にモテル化を行う。また、領域震源	
モデルとして,敷地から半径150km以内の領域を対象とし,坦見ほか(2003) ⁽⁴¹⁾ ,海域と陸	モデルとして,敷地から半径 150km 以内の領域を対象とし,坦見ほか(2003) ⁽⁴¹⁾ ,海域と陸	
域及び敷地から半径 30km 内外に基づき領域区分を設定する。考慮した震源モデルを表	域及び敷地から半径 30km 内外に基づき領域区分を設定する。考慮した震源モデルを表	
① <u>7-23</u> 及び図 <u>②7-33</u> に示す。	① <u>7-25</u> 及び図② <u>7-38</u> に示す。	 図表番号の差異 ロー・ショー・ショー
地震動伝播モデルとしては, Noda et al. (2002) ⁽¹⁰⁾ による距離減衰式を用い, 敷地に与え	地震動伝播モデルとしては, Noda et al. (2002) (16)による距離減衰式を用い, 敷地に与え	 ② 図表番号の差異
る影響が大きいと考えられる活断層の運動を考慮したロジックツリーを作成し評価を行	る影響が大きいと考えられる活断層の運動を考慮したロジックツリーを作成し評価を行	
う。ロジックツリーの分岐及び重み付けの考え方を表 <u>③7-24</u> に示し,作成したロジッ	う。ロジックツリーの分岐及び重み付けの考え方を表 <u>③7-26</u> に示し,作成したロジッ	 ③ 図表番号の差異
クツリーを図 <u>(7-34</u> に示す。	クツリーを図 <u>④7-39</u> に示す。	 図表番号の差異
上記に基づき試算した平均ハザード曲線、地震ごとのハザード曲線及びフラクタイルハ	上記に基づき試算した平均ハザード曲線、地震ごとのハザード曲線及びフラクタイルハ	
ザード曲線をそれぞれ図 <u>⑤7-35</u> ~図 <u>⑥7-37</u> に示す。また、一様ハザードスペクトルと	ザード曲線をそれぞれ図 <u>⑤7-40</u> ~図 <u>⑥7-42</u> に示す。また、一様ハザードスペクトルと	 図表番号の差異
基準地震動Ssの設計用応答スペクトルの比較を図 <u>⑦7-38</u> に示す。基準地震動Ss-1~	基準地震動Ssの設計用応答スペクトルの比較を図 <u>⑦7-43</u> に示す。基準地震動Ss-1~	 図表番号の差異
Ss-7 の設計用応答スペクトルの年超過確率は 10 ⁻⁴ ~10 ⁻⁵ 程度である。	Ss-7 の設計用応答スペクトルの年超過確率は 10 ⁻⁴ ~10 ⁻⁵ 程度である。	 図表番号の差異
また、「震源を特定せず策定する地震動」に基づき設定した基準地震動 Ss-8 の応答スペ	また、「震源を特定せず策定する地震動」に基づき設定した基準地震動 Ss-8 の応答スペ	
クトルと領域震源による一様ハザードスペクトルの比較を図 <u>®7-39</u> に示す。基準地震	クトルと領域震源による一様ハザードスペクトルの比較を図 <u>®7-44</u> に示す。基準地震動	 図表番号の差異
動 Ss-8 の年超過確率は 10 ⁻³ ~10 ⁻⁵ 程度である。	Ss-8の年超過確率は10 ⁻³ ~10 ⁻⁵ 程度である。	
8. 弹性設計用地震動 S d	8. 弾性設計用地震動Sd	 ・差異無し
8.1 設定根拠	8.1 設定根拠	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機
弾性設計用地震動Sdは,基準地震動Ssとの応答スペクトルの比率が目安として0.5 を下回らないよう基準地震動Ssに係数0.5を乗じて設定する。ここで,係数0.5は工 学的判断として,原子炉施設の安全機能限界と弾性限界に対する入力荷重の比率が0.5 程度であるという知見を踏まえ,さらに「発電用原子炉施設に関する耐震設計審査指針 (昭和56年7月20日原子力安全委員会決定,平成13年3月29日一部改訂)」に基づ いた「原子炉設置変更許可申請書(平成3年5月15日許可/63資庁第6644号)」の 「添付書類六変更に係る原子炉施設の場所に関する気象,地盤,水理,地震,社会環境 等の状況に関する説明書5.6.3基準地震動」における基準地震動S1の応答スペクトル をおおむね下回らないよう配慮した値とする。 また,建物・構築物及び機器・配管系ともに0.5を採用することで,弾性設計用地震動 Sdに対する設計に一貫性をとる。なお,弾性設計用地震動Sdの年超過確率は,10 ⁻³ ~10 ⁻⁴ 程度である。弾性設計用地震動Sdの応答スペクトルを図8-1に,弾性設計用地 震動Sdの時刻歴波形を図8-2に,弾性設計用地震動Sdと基準地震動S1の比較を図 8-3に,弾性設計用地震動Sdと解放基盤表面における地震動の一様ハザードスペクト ルの比較を図8-4に示す。	弾性設計用地震動Sdは、基準地震動Ssとの応答スペクトルの比率が目安として0.5 を下回らないよう基準地震動Ssに係数0.5を乗じて設定する。ここで、係数0.5は工 学的判断として、原子炉施設の安全機能限界と弾性限界に対する入力荷重の比率が0.5 程度であるという知見を踏まえ、さらに「発電用原子炉施設に関する耐震設計審査指針 (昭和56年7月20日原子力安全委員会決定、平成13年3月29日一部改訂)」に基づ いた「原子炉設置変更許可申請書(平成3年5月15日許可/63資庁第6644号)」の 「添付書類六変更に係る原子炉施設の場所に関する気象、地盤、水理、地震、社会環想 等の状況に関する説明書5.6.3基準地震動」における基準地震動S1の応答スペクトル をおおむね下回らないよう配慮した値とする。 また、建物・構築物及び機器・配管系ともに0.5を採用することで、弾性設計用地震動 Sdに対する設計に一貫性をとる。なお、弾性設計用地震動Sdの年超過確率は、10 ⁻³ ~10 ⁻⁴ 程度である。弾性設計用地震動Sdの応答スペクトルを図8-1に、弾性設計用地 震動Sdの時刻歴波形を図8-2に、弾性設計用地震動Sdと基準地震動S1の比較を図 8-3に、弾性設計用地震動Sdと解放基盤表面における地震動の一様ハザードスペクト ルの比較を図8-4に示す。
 8.2 安全機能限界と弾性限界に対する入力荷重の比率について 8.2 安全機能限界に対応する入力荷重と弾性限界に対応する入力荷重の比率としての係数α は、日本電気協会の調査報告⁽⁴⁸⁾を参照して評価する。日本電気協会の調査報告⁽⁴³⁾には、 鉄筋コンクリート造壁式構造の建屋を2質点系の簡易なスウェイ・ロッキングモデルに 置換し、入力地震動を100Gal ずつ順次増加して非線形地震応答解析を行って求められた せん断ひずみと層せん断力係数の関係を示した図があり、この図に許容限界①および許容限界②を加筆したものを図8-5に示す。ここで、許容限界②は、建屋はある程度の損傷を受けるがその程度は小さく、終局に対して余裕のある基準地震動Ssの許容限界 (せん断ひずみ度で2.0×10³)を示しており、許容限界①は許容限界②の入力加速度を 1/2 倍とした場合の応答値を示している。 許容限界①の応答値は短期許容応力度相当と考えられ、設置許可基準規則解釈 別記2でいう弾性設計用地震動Sdに求められる「おおむね弾性範囲の設計」と考えられる。 以上より、許容限界①を弾性限界、許容限界②を安全機能限界と捉えた場合、安全機能限界に対応する入力荷重と弾性限界に対応する入力荷重の比率としてのαは0.5程度の 	8.2 安全機能限界と弾性限界に対する入力荷重の比率について 安全機能限界に対応する入力荷重と弾性限界に対応する入力荷重の比率としての係数α は、日本電気協会の調査報告 ⁽⁴⁸⁾ を参照して評価する。日本電気協会の調査報告 ⁽⁴⁸⁾ には、 鉄筋コンクリート造壁式構造の建屋を2質点系の簡易なスウェイ・ロッキングモデルに 置換し、入力地震動を100Gal ずつ順次増加して非線形地震応答解析を行って求められた せん断ひずみと層せん断力係数の関係を示した図があり、この図に許容限界①および許 容限界②を加筆したものを図8-5に示す。ここで、許容限界②は、建屋はある程度の表 傷を受けるがその程度は小さく、終局に対して余裕のある基準地震動Ssの許容限界 (せん断ひずみ度で2.0×10 ⁻³)を示しており、許容限界①は許容限界②の入力加速度を 1/2 倍とした場合の応答値を示している。 許容限界①の応答値は短期許容応力度相当と考えられ、設置許可基準規則解釈 別記2- いう弾性設計用地震動Sdに求められる「おおむね弾性範囲の設計」と考えられる。 以上より、許容限界①を弾性限界、許容限界②を安全機能限界と捉えた場合、安全機能 限界に対応する入力荷重と弾性限界に対応する入力荷重の比率としてのαは0.5程度の 値となる。
9. 参考文献	9. 参考文献
 (1) 活断層研究会編(1991): [新編]日本の活断層 分布図と資料,東京大学出版会 (2) 地震調査研究推進本部(2003):日本海東縁部の地震活動の長期評価について,地震調査委員会資料 	 (1) 活断層研究会編(1991): [新編]日本の活断層 分布図と資料,東京大学出版会 (2) 地震調査研究推進本部(2003):日本海東縁部の地震活動の長期評価について,地震調査委員会資料

	備考
-	
5	
卒	
·兒 ·	
J	
i.	
11. []	
	 ・ 差 共 無 し
た	
: 貨	
22	
-	
で	
,	
Į	 ・差異無し
4	
	1

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
(3) 地震調査研究推進本部地震調査委員会編(2009):日本の地震活動-被害地震	(3) 地震調査研究推進本部地震調査委員会編(2009):日本の地震活動-被害地震	
から見た地域別の特徴- 第2版	から見た地域別の特徴- 第2版	
(4) 宇佐美龍夫,石井寿,今村隆正,武村雅之,松浦律子(2013):日本被害地震	(4) 宇佐美龍夫,石井寿,今村隆正,武村雅之,松浦律子(2013):日本被害地震	
総覧 599-2012, 東京大学出版会	総覧 599-2012, 東京大学出版会	
(5) 気象庁:地震年報 2012 年版,地震・火山月報ほか	(5) 気象庁: 地震年報 2012 年版, 地震・火山月報ほか	
(6) 地震調查研究推進本部(2009):「全国地震動予測地図」報告書	(6) 地震調查研究推進本部(2009):「全国地震動予測地図」報告書	
(7) 気象庁,消防庁(2009):震度に関する検討会報告書	(7) 気象庁,消防庁(2009):震度に関する検討会報告書	
(8) 村松郁栄(1969):震度分布と地震のマグニチュードとの関係,岐阜大学教育	(8) 村松郁栄(1969): 震度分布と地震のマグニチュードとの関係, 岐阜大学教育	
学部研究報告,自然科学,第4卷,第3号	学部研究報告,自然科学,第4巻,第3号	
(9) 勝又護,徳永規一(1971):震度IVの範囲と地震の規模および震度と加速度の	(9) 勝又護,徳永規一(1971):震度IVの範囲と地震の規模および震度と加速度の	
対応, 験震時報, 第 36 巻, 第 3,4 号	対応, 験震時報, 第 36 巻, 第 3,4 号	
(10) 文部科学省 研究開発局, 独立行政法人 防災科学技術研究所:科学技術振興	(10) 文部科学省 研究開発局, 独立行政法人 防災科学技術研究所:科学技術振興	
費 ひずみ集中帯の重点的調査観測・研究 成果報告書	費 ひずみ集中帯の重点的調査観測・研究 成果報告書	
(11) 染井一寛,浅野公之,岩田知孝(2010):地震波コーダのスペクトル比から推	(11) 染井一寛,浅野公之,岩田知孝(2010):地震波コーダのスペクトル比から推	
定したひずみ集中帯内外の地震系列の応力降下量,月刊地球, Vol.32	定したひずみ集中帯内外の地震系列の応力降下量,月刊地球, Vol.32	
(12) 東京電力株式会社(2008): 柏崎刈羽原子力発電所における平成 19 年新潟県中	(12) 東京電力株式会社(2008): 柏崎刈羽原子力発電所における平成 19 年新潟県中	
越沖地震時に取得された地震観測データの分析及び基準地震動に係る報告書	越沖地震時に取得された地震観測データの分析及び基準地震動に係る報告書	
(13) 壇一男,渡辺基史,佐藤俊明,石井透(2001):断層の非一様すべり破壊モデ	(13) 壇一男,渡辺基史,佐藤俊明,石井透(2001):断層の非一様すべり破壊モデ	
ルから算定される短周期レベルと半経験的波形合成法による強震動予測のための震源断	ルから算定される短周期レベルと半経験的波形合成法による強震動予測のための震源断	
層のモデル化,日本建築学会構造系論文集,第 545 号	層のモデル化,日本建築学会構造系論文集,第545号	
(14) 土方勝一郎,西村功,水谷浩之,徳光亮一,真下貢,田中信也(2010):2007	(14) 土方勝一郎,西村功,水谷浩之,徳光亮一,真下貢,田中信也(2010):2007	
年新潟県中越沖地震の地震動特性,日本建築学会構造系論文集,第 75 巻 第 653 号	年新潟県中越沖地震の地震動特性,日本建築学会構造系論文集,第75巻第653号	
(15) 渡辺哲史,諸井孝文,徳光亮一,西村功,土方勝一郎(2011):褶曲構造を考	(15) 渡辺哲史,諸井孝文,徳光亮一,西村功,土方勝一郎(2011):褶曲構造を考	
慮した解析によるアスペリティ位置と地震動増幅特性の関連性の検討-柏崎刈羽原子力	慮した解析によるアスペリティ位置と地震動増幅特性の関連性の検討ー柏崎刈羽原子力	
発電所における新潟県中越沖地震の観測記録に基づく評価-,日本建築学会構造系論文	発電所における新潟県中越沖地震の観測記録に基づく評価ー、日本建築学会構造系論文	
集, 第76巻 第659号	集, 第76巻 第659号	
(16) Noda, S.,K. Yashiro, K. Takahashi, M. Takemura, S. Ohno, M. Tohdo and	(16) Noda, S.,K. Yashiro, K. Takahashi, M. Takemura, S. Ohno, M. Tohdo and	
T. Watanabe (2002) : RESPONSE SPECTRA FOR DESIGN PURPOSE OF STIFF STRUCTURES ON	T. Watanabe (2002) : RESPONSE SPECTRA FOR DESIGN PURPOSE OF STIFF STRUCTURES ON	
ROCK SITES, OECD-NEA Workshop on the Relations between Seismological DATA and	ROCK SITES, OECD-NEA Workshop on the Relations between Seismological DATA and	
Seismic Engineering, Oct.16-18, Istanbul	Seismic Engineering, Oct.16-18, Istanbul	
(17) 独立行政法人 原子力安全基盤機構(2005):地震に係る確率論的安全評価手法	(17) 独立行政法人 原子力安全基盤機構(2005):地震に係る確率論的安全評価手法	
の整備=深部地盤速度構造同定に基づく地震動特性評価に関する検討=に関する報告書,	の整備=深部地盤速度構造同定に基づく地震動特性評価に関する検討=に関する報告書,	
JNES/SAE05-048	JNES/SAE05-048	
(18) 岡村行信,石山達也(2005): 2004 年新潟県中越地震震源域での地質構造を用	(18) 岡村行信,石山達也(2005): 2004 年新潟県中越地震震源域での地質構造を用	
いた伏在断層モデルの作成,活断層・古地震研究報告, No.5	いた伏在断層モデルの作成,活断層・古地震研究報告,No.5	
(19) 小林喜久二,植竹富一,土方勝一郎(2005):地震動の水平/上下スペクトル振	(19) 小林喜久二,植竹富一,土方勝一郎(2005):地震動の水平/上下スペクトル振	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
幅比の逆解析による地下構造推定法の標準化に関する検討,日本建築学会大会学術講演	幅比の逆解析による地下構造推定法の標準化に関する検討、日本建築学会大会学術講演	
梗概集, B-2, 構造Ⅱ	梗概集, B-2, 構造Ⅱ	
(20) 梅田尚子,小林喜久二(2010):地震記録の逆解析による地下構造推定手法の	(20) 梅田尚子,小林喜久二(2010):地震記録の逆解析による地下構造推定手法の	
適用性検討,第13回地震工学シンポジウム論文集	適用性検討,第13回地震工学シンポジウム論文集	
(21) 地震調査研究推進本部(2008): 平成 19 年(2007 年)新潟県中越沖地震の評	(21) 地震調査研究推進本部(2008):平成19年(2007年)新潟県中越沖地震の評	
価,平成20年1月11日,地震調査委員会資料	価, 平成 20 年 1 月 11 日, 地震調査委員会資料	
(22) Kato, A.,E. Kurashimo, T. Igarashi, S. Sakai, T. Iidaka, M. Shinohara,	(22) Kato, A.,E. Kurashimo, T. Igarashi, S. Sakai, T. Iidaka, M. Shinohara,	
T. Kanazawa, T.Yamada, N. Hirata, and T. Iwasaki (2009) : Reactivation of	T. Kanazawa, T.Yamada, N. Hirata, and T. Iwasaki (2009) : Reactivation of	
ancient rift systems triggers devastating intraplate earthquakes, GEOPHYSICAL	ancient rift systems triggers devastating intraplate earthquakes, GEOPHYSICAL	
RESERCH LETTERS, VOL. 36	RESERCH LETTERS, VOL. 36	
(23) D. Zhao, A. Hasegawa and H. Kanamori (1994) : Deep structure of Japan	(23) D. Zhao, A. Hasegawa and H. Kanamori (1994) : Deep structure of Japan	
subduction zone as derived from local, regional, and teleseismic events,	subduction zone as derived from local, regional, and teleseismic events,	
JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH, VOL. 99, NO. B11	JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH, VOL. 99, NO. B11	
(24) Katsumata (2010) : Depth of the Moho discontinuity beneath the Japanese	(24) Katsumata (2010) : Depth of the Moho discontinuity beneath the Japanese	
islands estimated by traveltime analysis, JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH,	islands estimated by traveltime analysis, JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH,	
VOL. 115, B04303	VOL. 115, B04303	
(25) 地震調査研究推進本部(2017):震源断層を特定した地震の強震動予測手法	(25) 地震調査研究推進本部(2017):震源断層を特定した地震の強震動予測手法	
(「レシピ」), 平成 29 年(2017 年)4 月	(「レシピ」), 平成 29 年 (2017 年) 4 月	
(26) 芝良昭(2008): 2007 年新潟県中越沖地震の震源過程の解明と広帯域強震動評	(26) 芝良昭(2008): 2007 年新潟県中越沖地震の震源過程の解明と広帯域強震動評	
価, 電力中央研究所報告, 研究報告 N08007	価, 電力中央研究所報告, 研究報告 N08007	
(27) 武村雅之(1998):日本列島における地殻内地震のスケーリング則 -地震断層	(27) 武村雅之(1998):日本列島における地殻内地震のスケーリング則 一地震断層	
の影響および地震被害との関連-,地震第2輯,第51巻	の影響および地震被害との関連-,地震第2輯,第51巻	
(28) 大竹政和,平朝彦,太田陽子(2002):日本海東縁の活断層と地震テクトニク	(28) 大竹政和,平朝彦,太田陽子(2002):日本海東縁の活断層と地震テクトニク	
ス、東京大学出版会	ス,東京大学出版会	
(29) DAN, K., T. WATANABE and T. TANAKA (1989) : A SEMI-EMPIRICAL METHOD TO	(29) DAN, K., T. WATANABE and T. TANAKA (1989) : A SEMI-EMPIRICAL METHOD TO	
SYNTHESIZE EARTHQUAKE GROUND MOTIONS BASED ON APPROXIMATE FAR-FIELD SHEAR-WAVE	SYNTHESIZE EARTHQUAKE GROUND MOTIONS BASED ON APPROXIMATE FAR-FIELD SHEAR-WAVE	
DISPLACEMENT, 日本建築学会構造系論文報告集, 第 396 号	DISPLACEMENT, 日本建築学会構造系論文報告集, 第 396 号	
(30) 入倉孝次郎(2006): 強震動地震学の発展の歴史とレシピへの展開, 第34回地	(30) 入倉孝次郎(2006): 強震動地震学の発展の歴史とレシピへの展開, 第34回地	
盤震動シンポジウム、日本建築学会	盤震動シンポジウム、日本建築学会	
(31) 国立研究開発法人 防災科学技術研究所:広帯域地震観測網(F-net),	(31) 国立研究開発法人 防災科学技術研究所:広帯域地震観測網(F-net),	
http://www.fnet.bosai.go.jp/	http://www.fnet.bosai.go.jp/	
(32) James N. Brune (1970) : Tectonic Stress and the Spectra of Seismic	(32) James N. Brune (1970) : Tectonic Stress and the Spectra of Seismic	
Shear Waves from Earthquakes, JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEACH, VOL.75, NO.26	Shear Waves from Earthquakes, JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEACH, VOL. 75, NO. 26	
(33) 地震調査研究推進本部(2004):長岡平野西縁断層帯の長期評価について,地	(33) 地震調査研究推進本部(2004):長岡平野西縁断層帯の長期評価について,地	
震調査委員会資料	震調査委員会資料	
(34) 佐藤良輔 編著(1989):日本の地震断層パラメター・ハンドブック, 鹿島出	(34) 佐藤良輔 編著(1989):日本の地震断層パラメター・ハンドブック, 鹿島出	

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	備考
版会	版会	
(35) Murotani, S., S. Matsushima, T. Azuma, K. Irikura and S. Kitagawa(2015) :	(35) Murotani, S., S. Matsushima, T. Azuma, K. Irikura and S. Kitagawa(2015) :	
Scaling relations of source parameters of earthquakes occurring on inland	Scaling relations of source parameters of earthquakes occurring on inland	
crustal mega-fault systems, Pure and Applied Geophysics, 172	crustal mega-fault systems, Pure and Applied Geophysics, 172	
(36) 地震調査研究推進本部(2005):山崎断層帯の地震を想定した強震動評価につ	(36) 地震調査研究推進本部(2005):山崎断層帯の地震を想定した強震動評価につ	
いて、地震調査委員会資料	いて、地震調査委員会資料	
(37) 松田時彦(1975):活断層から発生する地震の規模と周期について、地震第2	(37) 松田時彦(1975):活断層から発生する地震の規模と周期について,地震第2	
輯,第28巻	輯,第28巻	
(38) 神原浩,松島信一,早川崇,福喜多輝(2006):2004 年新潟県中越地震の余震	(38) 神原浩,松島信一,早川崇,福喜多輝(2006):2004年新潟県中越地震の余震	
観測記録に基づく本震時の震源域の強震動推定,清水建設研究報告,第83号	観測記録に基づく本震時の震源域の強震動推定,清水建設研究報告,第83号	
(39) 岩田知孝,森勇人,川瀬博(2005):スペクトルインバージョンによる強震観	(39) 岩田知孝,森勇人,川瀬博(2005):スペクトルインバージョンによる強震観	
測点サイトの非線形性の抽出,平成 16 年(2004 年)新潟県中越沖地震に関する緊急調	測点サイトの非線形性の抽出,平成16年(2004年)新潟県中越沖地震に関する緊急調	
查研究報告書	查研究報告書	
(40) 加藤研一, 宮腰勝義, 武村雅之, 井上大榮, 上田圭一, 壇一男(2004): 震源	(40) 加藤研一, 宮腰勝義, 武村雅之, 井上大榮, 上田圭一, 壇一男(2004) : 震源	
を事前に特定できない内陸地殻内地震による地震動レベル -地質学的調査による地震	を事前に特定できない内陸地殻内地震による地震動レベル -地質学的調査による地震	
の分類と強震観測記録に基づく上限レベルの検討-,日本地震工学会論文集,第4巻,	の分類と強震観測記録に基づく上限レベルの検討-,日本地震工学会論文集,第4巻,	
第4号	第4号	
(41) 垣見俊弘,松田時彦,相田勇,衣笠善博(2003):日本列島と周辺海域の地震地	(41) 垣見俊弘,松田時彦,相田勇,衣笠善博(2003):日本列島と周辺海域の地震地	
体構造区分, 地震第2輯, 第55巻	体構造区分, 地震第2輯, 第55卷	
(42) 国立研究開発法人 防災科学技術研究所:強震観測網(K-NET, KiK-net),	(42) 国立研究開発法人 防災科学技術研究所:強震観測網(K-NET, KiK-net),	
http://www.kyoshin.bosai.go.jp/	http://www.kyoshin.bosai.go.jp/	
(43) 佐藤浩章, 芝良昭, 東貞成, 功刀卓, 前田宜浩, 藤原広行(2013):物理探査・	(43) 佐藤浩章, 芝良昭, 東貞成, 功刀卓, 前田宜浩, 藤原広行(2013):物理探査・	
室内試験に基づく 2004 年留萌支庁南部の地震による K-NET 港町観測点(HKD020)の基盤	室内試験に基づく 2004 年留萌支庁南部の地震による K-NET 港町観測点(HKD020)の基盤	
地震動とサイト特性評価 研究報告:N13007 電力中央研究所報告	地震動とサイト特性評価 研究報告:N13007 電力中央研究所報告	
(44) 独立行政法人 原子力安全基盤機構(2005):震源を特定しにくい地震による	(44) 独立行政法人 原子力安全基盤機構(2005):震源を特定しにくい地震による	
地震動の検討に関する報告書(平成 16 年度), JNES/SAE05-004	地震動の検討に関する報告書(平成 16 年度), JNES/SAE05-004	
(45) 社団法人 日本原子力学会(2007):原子力発電所の地震を起因とした確率論	(45) 社団法人 日本原子力学会(2007):原子力発電所の地震を起因とした確率論	
的安全評価実施基準, 日本原子力学会標準, AESJ-SC-P006	的安全評価実施基準,日本原子力学会標準,AESJ-SC-P006	
(46) 地震調査研究推進本部(2012):今後の地震動ハザード評価に関する検討~	(46) 地震調査研究推進本部(2012):今後の地震動ハザード評価に関する検討~	
2011 年・2012 年における検討結果~	2011年・2012年における検討結果~	
(47) 島崎邦彦(2009):地震と活断層:その関係を捉え直す,科学, Vol. 79, No. 2	(47) 島崎邦彦(2009):地震と活断層:その関係を捉え直す,科学, Vol. 79, No. 2	
(48) 社団法人日本電気協会 電気技術基準調査委員会原子力発電耐震設計特別調査	(48) 社団法人日本電気協会 電気技術基準調査委員会原子力発電耐震設計特別調査	
委員会建築部会(1994):静的地震力の見直し(建築編)に関する調査報告書(概要)	委員会建築部会(1994):静的地震力の見直し(建築編)に関する調査報告書(概要)	

	柏崎刈羽原子力発電所 第7号機					柏崎刈羽原子力発電所	第6号機	備考
	表 6-1 入力地震動の評価に	こおける <mark>解放基盤表面</mark> の位置			表 6-1)	入力地震動の評価における <mark>設</mark>	<mark>計用模擬地震波の入力</mark> 位置	記載の適正化(基準地震動の策定 位置と設計模擬地震波の入力位置
号機	標高 T.M.S.L. [※] (m)	整地面からの深	さ(m)	号機		標高 T.M.S.L.*(m)	整地面からの深さ(m)	を区別するため。)
5 号機	-134	146		5 号機	幾	-134	146	
6 号機	-155	167		6 号機	幾	-155	167	記載の適正化
	100	107		7 号機	幾	-155	167	市山戦、シノ地山上小し
7 劳機	-155 ※T.M.S.L.:東京湾平均海面。 東京湾での検潮に基づき設定	167 yo bay Mean Sea Level の略で, 定された陸地の高さの基準			注記 * : 東京	東京湾平均海面。Tokyo bay 1 湾での検潮に基づき設定された	Mean Sea Level の略で, と陸地の高さの基準。	
表 7-	-19 震源と活断層を関連づけるこ 震源近傍の観測記録の収集に	ことが困難な過去の内陸地殻内 おいて検討対象とする地震	地震の					法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討項目の変更に よる差異(設置許可基準規則の解
No.	地震名	発生日時	規模					釈の法改正に伴い、標準応答スペ
1 2008	年岩手・宮城内陸地震	2008/06/14 08:43	Mw6.9					クトルが追加され、検討対象地震
2 2000	年鳥取県西部地震	2000/10/06 13:30	Mw6.6					を選定する手順が不要となったこ
3 2011	年長野県北部地震	2011/03/12 03:59	Mw6.2				とから記載を削除。)	
4 1997	年3月鹿兄島県北西部地震	1997/03/26 17:31	Mw6.1					
5 2003	年呂城県北部地震	2003/07/26 07:13	Mwb. 1					
6 1996	午呂城県北部(光目) 地震 在 5 日 毎 目 自 目 北 西 郊 地 雪	1996/08/11 03.12	Mw6. 0			該当する記載な		
8 1008	午5月鹿九岛乐北四部地展 在毕手唱内陆北部地震	1997/05/13 14:38	Mwo. 0 Mw5. 9					
9 2011	午 和 于 乐 的 座 礼 即 地 辰 在 静 岡 県 南 部 地 霍	2011/03/15 22:31	Mw5.9					
10 1997	年山口県北部地震	1997/06/25 18:50	Mw5. 8					
11 2011	年茨城県北部地震	2011/03/19 18:56	Mw5. 8					
12 2013	年栃木県北部地震	2013/02/25 16:23	Mw5.8					
13 2004	年北海道留萌支庁南部地震	2004/12/14 14:56	Mw5.7					
14 2012	年茨城県北部地震	2012/03/10 02:25	Mw5.2					
15 2011	年和歌山県北部地震	2011/07/05 19:18	Mw5.0					

柏崎刈羽原子力発電所 第7号機					柏崎刈羽	原子力発行	電所 第	6 号機				
		表 7-19 「震源を特定せず策定する地震動」の評価に用いる地下構造モデル (1) 1号機鉛直アレイ観測点										
	题	標高	層厚	密度	S波速度	P波速度	Qs		Qp	y [#]		
	No.	(m)	(m)	(t/m ³)	(m/s)	(m/s)	\mathbf{Q}_0	n	Q ₀	n		
		-284.0										
	1	-764.5	480.5	1.70	997	2210	14.91	0.89	5.27	0.61		
	2	-1242.3	477.8	2.10	1500	2700	19.37	0,75	10.22	0.85		
	3	-1896.3	654.0	2.30	1870	2760	11.55	0.52	9.19	0.70		
	4	-2792.2	895.9	2.40	1920	4270	14.35	0.75	9.46	0.66		
	5	-4081.5	1289.3	2.50	2350	4780	20.71	0.57	17.80	0.85		
	6	-6469.8	2388.3	2.60	3060	5080	66.23	0.78	37.72	0.72		
	7	-	-	2.70	3490	5440	66.23	0.78	37.72	0.72		
該当する記載なし	133	颜宣	國间	虚正	(2) 5S 被声度	号機鉛直ア P波速度	レイ観測) 0s	点 *	Qn	*		
	No.	(m)	(m)	(t/m^3)	(m/s)	(m/s)	Qo	n	Q ₀	n		
		-134.0						е. -				
	1	-149.0	15.0	2.03	730	1800	5.00	0.85	3.33	0.90		
	2	-231.0	82.0	2.03	890	1900	5.00	0.85	3.33	0.90		
	3	-266.0	35.0	2.03	960	1900	5.00	0.85	3.33	0.90		
	4	-300.0	34.0	2.03	1000	2100	5.00	0.85	3.33	0.90		
	5	-834.5	534.5	2.10	1200	2420	14.32	0.90	6, 11	0.59		
	6	-1716.2	881.7	2.30	1300	2610	15.05	0.89	6.12	0.61		
	7	-2613.3	897.1	2.40	1920	4270	14.35	0.75	9.46	0.66		
	8	-3944, 3	1331.0	2,50	2350	4780	20, 71	0.57	17.80	0.85		
	9	-6092.4	2148.1	2.60	3060	5080	66.23	0.78	37.72	0.72		
	10	0=0		2.70	3490	5440	66, 23	0.78	37.72	0.72		
	.\\	注	記*:Q值	は周波数(f)依存型の-	eデルとして	$Q(f) = Q_0 \times f$	を仮定し	て推定され;	た値。		



柏崎刈羽原子力発電所 第7号機	柏崎刈羽原子力発電所 第6号機	
	表 7-20 標準応答スペクトルに適合する一様乱数の位相を用いた 模擬地震波の振幅包絡線の経時的変化	
		的?
	T_b T_c	
	一様乱数の位相 (水平,鉛直方向)7.0103.7216.31	
該当する記載なし	$ \begin{array}{c} 1 \\ 0.1 \\ 0.1 \\ 0 \\ T_b \\ T_b \\ T_c \\ T_$	•



柏崎刈羽原子力発電所 第7号機		柏崎刈	羽原子力発	管所 第6号機			備考
	a de la companya de la	表 7-21 標準応答ス	ペクトルに	適合する模擬地震波の	の作成結果		法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討内容の変更に よる差異(相違 No. 1)
		作成条件		作成結	果]	
	模擬地震波	応答スペクトル	最大加 速度値 (cm/s ²)	応答スペクトル比	継続時間 (s)	SI 比	
	一様乱数の位相 (水平方向)	図 7-25	600	図 7—28 (a)	表 7-20	1, 04	
	ー様乱数の位相 (鉛直方向)	図 7-25	400	図 7-28 (b)	表 7-20	1.01	
該当する記載なし	観測記録の位相 (水平方向)	図 7-25	600	⊠ 7—28 (c)	40. 95	1.02	
	観測記録の位相 (鉛直方向)	図 7-25	400	図 7-28 (d)	40, 95	1.01	
		SI比 = $\frac{\int_{0.1}^{2.5} Sv(T) dt}{\int_{0.1}^{2.5} \overline{S}v(T) dt}$: J Sv(T) : 模擬地類 Sv(T) : 目標と T : 固有周	芯答スペク 震波の擬似 する応答ス 期(s)	トル強さの比 速度応答スペクトル .ペクトル(cm/s)	(cm/s)		



		備考
5 号機鉛	直アレイ	表現上の差異
地湖計	地場	
⊽6.1. ////////	古安田屬	
0*1	可山間	
0*5		
O*5	椎容履	
Q*3		
ΕT.]	
ト 下動 1.27 2.50 4.40 7.80 13.00 26.00 35.00	300000000000000000000000000000000000000	法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討項目の変更に よる差異(相違No.1)



	備考
/s ²) 直 609cm/s ²) 50cm/s ²)	法 <mark>令</mark> 改正に伴う表記の変更による 差異
5	
1)	



<u>青枠</u>: 柏崎刈羽原子力発電所第7号機(本体)と柏崎刈羽原子力発電所第6号機との差異 : 前回提出からの変更箇所

	備考
s ²) (306cm/s ²))cm/s ²)	法 <mark>令</mark> 改正に伴う表記の変更による 差異
1)	
_	



	備考
50	法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討項目の変更に よる差異(相違No.1)
50	
50	
50	
发形	



	備考
	法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討項目の変更に よる差異(相違 No. 1)
J	



	備考
平価結果) 平価結果)	法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討項目の変更に よる差異(相違 No.1)
1=0.05)	
10	
方向)	







		備考
	記載の適正化	(相違 No. 3)
650cm/s ⁼)		

		備考
	記載の適正化	(相違 No. 3)
$330 \mathrm{cm/s^2})$		

	1	
		備考
	記載の適正化	(相違 No. 3)
1 650cm/s²)		
	1	

		備考
	記載の適正化	(相違 No.3)
的值 330cm/s ²)		
ene osocia/s/		
6		

<u>青枠</u>:柏崎刈羽原子力発電所第7号機(本体)と柏崎刈羽原子力発電所第6号機との差異 :前回提出からの変更箇所

	備考
	法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討項目の変更に よる差異(相違 No. 1)
7トル 価結果) 価結果)	
0.05)	
200	
199	
18	
-	
10	

	備考
ル 吉果) 吉果)	法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討項目の変更に よる差異(相違 No. 1)
10	

	備考
結果) 0.05) 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10	備考 法令改正に伴う検討項目の変更に よる差異 (相違 No. 1)
10	

	備考
	備考 法 <mark>令</mark> 改正に伴う検討項目の変更に よる差異(相違 No. 1)
10	