## 女川原子力発電所 発電用原子炉設置変更許可申請書 (2号発電用原子炉施設の変更)

【添付六の内「5. 地震」前後対比表】

令和元年 9 月 27 日 東北電力株式会社

安川原于刀発電所 発電用原于炉設直変更申請時(H25.12.27)	計可申請書(2号発電用原子炉施設の変更) 添付六の内 「5.地   補正申請書(案)	震」則後对比表(对平成 25 年 12 月申請) 東北電力株式会社 備 考
目次	目次	
5. 地 震	5. 地 震	
5.1 地 震 (5.2 に係るものを除く)		記載の適正化(章構成の見直し) ※目次については以降同じ
5.2 発電用原子炉設置変更許可申請(平成25年12月27日申請)		
に係る地震		
5.2.1 敷地周辺の地震発生状況	<u>5.1</u> 敷地周辺の地震発生状況	
5.2.1.1 被害地震	5.1.1 被害地震	
5.2.1.2 敷地周辺で発生したM5.0以上の地震	5.1.2 敷地周辺で発生したM5.0以上の地震	
5.2.1.3 敷地周辺で発生したM5.0以下の地震	<u>5.1.3</u> 敷地周辺で発生したM5.0以下の地震	
<u>5.2.2</u> 活断層の分布状況	<u>5.2</u> 活断層の分布状況	
<u>5.2.3</u> 地震の分類とその特徴	<u>5.3</u> 地震の分類とその特徴	
5.2.3.1 プレート間地震	5.3.1 プレート間地震	
5.2.3.2 海洋プレート内地震	<u>5.3.2</u> 海洋プレート内地震	
<u>5.2.3.3</u> 内陸地殼内地震	<u>5.3.3</u> 内陸地殼内地震	
5.2.3.4 地震調査研究推進本部の長期評価		記載の適正化(章構成の見直し:「5.5.5」に包含)
<u>5.2.4</u> 敷地地盤の振動特性	<u>5.4</u> 敷地地盤の振動特性	
	<u>5.4.1</u> <u>敷地地盤の速度構造</u>	記載の充実(速度構造の説明を充実)
<u>5. 2. 4. 1</u> 地震観測	5. 4. 2 地震観測	

申請時(H25.12.27)	登計可申請書(2号発電用原子炉施設の変更) 添付六の内 15. 地 補正申請書(案)	震」則後对比表(对平成 25 年 12 月甲請) 東北電力株式会社 備 考
<u>5.2.4.2</u> 解放基盤表面の設定	<u>5.4.3</u> 解放基盤表面の設定	
5. 2. 4. 3   地盤構造モデル	5. 4. 4       地下構造モデル	記載の適正化(表現の統一)
5. 2. 5 基準地震動 <u>Ss</u>	<u>5.5</u> 基準地震動 <u>S s</u>	記載の適正化 (表現の統一)
<u>5.2.5.1</u> 地震発生層の設定	<u>5.5.1</u> 地震発生層の設定	
<u>5.2.5.2</u> 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動	<u>5.5.2</u> 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動	
<u>5.2.5.2.1</u> 検討用地震の選定	<u>5.5.2.1</u> 検討用地震の選定	
<u>5.2.5.2.2</u> 検討用地震の地震動評価	<u>5.5.2.2</u> 検討用地震の地震動評価	
5.2.5.3 活断層の連動を考慮した地震動(旭山撓曲・須江断層)		記載の適正化(章構成の見直し:「5.5.2.1 (3)」に包含)
<u>5.2.5.4</u> 震源を特定せず策定する地震動	5.5.3 震源を特定せず策定する地震動	
	5. 5. 3. 1 評価方法	記載の適正化(章構成の見直し)
	5.5.3.2 既往の知見	記載の適正化(章構成の見直し)
	5.5.3.3 検討対象地震の選定と震源近傍の観測記録の収集	記載の適正化(章構成の見直し)
	5.5.3.4 <u>震源を特定せず策定する地震動の応答スペクトル</u>	記載の適正化(章構成の見直し)
<u>5.2.5.5</u> 基準地震動 <u>Ss</u> の策定	<u>5.5.4</u> 基準地震動 <u>S s</u> の策定	記載の適正化 (表現の統一)
5.2.5.5.1 敷地ごとに震源を特定して策定する基準地震動 <u>Ss</u>	5.5.4.1 敷地ごとに震源を特定して策定する基準地震動 S s	
5.2.5.5.2 震源を特定せず策定する地震動による基準地震動 <u>Ss</u>	5.5.4.2 震源を特定せず策定する地震動による基準地震動Ss	
	<u>5.5.4.3</u> 基準地震動 <u>S s</u> の時刻歴波形	記載の適正化(表現の統一)
<u>5.2.5.6</u> 基準地震動 <u>Ss</u> の超過確率	<u>5.5.5</u> 基準地震動 <u>S s</u> の超過確率 <u>の参照</u>	記載の適正化 (表現の統一)
5.2.6 参考文献	5.6 参考文献	

女川原子力発雷所	発雷用原子炉設置変更許可申請書	(2号発雷用原子炉施設の変更)	添付六の内「5. 対	地震」前後対比表(対平成25年12月申請)
~ / · · · / · · / · · · · · · · · · · ·	九屯川冰17 以巨久人川11 旧自		\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\\	

申請時(H25.12.27)	計り中調書 (2万光亀用原丁炉施設の変更) 添り八の内 「5. 塩 補正申請書(案)	3.辰」 削板刈 丘衣(刈 平成 25 年 12 月 中
5. 地 震	5. 地 震	
5.1 地 震 (5.2に係るものを除く)		記載の適正化(章構成の見直し)
記述は,女川原子力発電所原子炉設置変更許可申請書(1号,		
2号及び3号原子炉施設の変更)(平成24年3月27日付け,平		
成 23・03・01 原第 12 号をもって設置変更許可) の添付書類六		
「5. 地震」の記載内容に同じ。ただし, 5.1~5.7 を 5.1.1~		
5.1.7に読み替える。		
5.2 発電用原子炉設置変更許可申請(平成25年12月27日申請)		記載の適正化(章構成の見直し)
に係る地震		
平成 25 年 12 月 27 日付け,女川原子力発電所発電用原子炉設		
置変更許可申請書(2号原子炉施設の変更)に係る地震について		
は、次のとおりとする。		
5.2.1 敷地周辺の地震発生状況	5.1 敷地周辺の地震発生状況	記載の適正化(章構成の見直し)
女川原子力発電所が位置する東北地方では,海洋プレートで	女川原子力発電所が位置する東北地方では,海洋プレートで	
ある太平洋プレートが陸側に向かって近づき,日本海溝から陸	ある太平洋プレートが陸側に向かって近づき, 日本海溝から陸	
のプレートの下方へ沈み込んでいることが知られており、この	のプレートの下方へ沈み込んでいることが知られており、この	
プレート運動により、東北地方における活断層の多くは、南北方	プレート運動により, 東北地方における活断層の多くは, 南北方	
向の走向を示す逆断層であることが知られている <sup>(1)</sup> 。	向の走向を示す逆断層であることが知られている <sup>(1)</sup> 。	

	許可申請書(2号発電用原子炉施設の変更) 添付六の内「5. 地	震」前後対比表(対平成 25 年 12 月申請) 東北電力株	式会社_
申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考	
東北地方で発生する地震は、その発生様式から、太平洋側沖合	東北地方で発生する地震は、その発生様式から、太平洋側沖合		
いの日本海溝から陸側に向かって沈み込む海洋プレートと陸の	いの日本海溝から陸側に向かって沈み込む海洋プレートと陸の		
プレートとの境界付近で発生する「プレート間地震」、沈み込む	プレートとの境界付近で発生する「プレート間地震」、沈み込む		
(沈み込んだ)海洋プレート内で発生する「海洋プレート内地	(沈み込んだ) 海洋プレート内で発生する「海洋プレート内地		
震」及び陸域の浅いところで発生する「内陸地殻内地震」の3種	震」及び陸域の浅いところで発生する「内陸地殻内地震」の3種		
類に大別される。	類に大別される。		
敷地周辺における被害地震、地震活動等を以下のとおり整理	敷地周辺における被害地震、地震活動等を以下のとおり整理		
する。	する。		
5.2.1.1 被害地震	5.1.1 被害地震	記載の適正化 (章構成の見直し)	
日本国内の地震被害に関する記録は古くからみられ、これら	日本国内の地震被害に関する記録は古くからみられ、これら		
を収集,編集したものとして,「増訂 大日本地震史料」(2),「日	を収集,編集したものとして,「増訂 大日本地震史料」(2),「日		
本地震史料」 <sup>(3)</sup> ,「新収 日本地震史料」 <sup>(4)</sup> ,「日本の歴史地震史	本地震史料」(3),「新収 日本地震史料」(4),「日本の歴史地震史		
料」 <sup>(5)</sup> 等がある。	料」 <sup>(5)</sup> 等がある。		
また, 地震史料及び明治以降の地震観測記録を基に, 主な地震	また, 地震史料及び明治以降の地震観測記録を基に, 主な地震		
の震央位置,地震規模等をまとめた地震カタログとして,「日本	の震央位置,地震規模等をまとめた地震カタログとして,「日本		
被害地震総覧」 <sup>(6)</sup> ,「地震活動総説」 <sup>(7)</sup> ,「理科年表」 <sup>(8)</sup> ,「気象庁	被害地震総覧」 <sup>66</sup> ,「地震活動総説」 <sup>77</sup> ,「理科年表」 <sup>88</sup> ,「気象庁		
地震カタログ」 <sup>(9)</sup> 等がある。	地震カタログ」 <sup>(9)</sup> 等がある。		
「日本被害地震総覧」及び「気象庁地震カタログ」等に記載さ	「日本被害地震総覧」及び「気象庁地震カタログ」等に記載さ		
れている地震のうち,敷地からの震央距離(以下,「⊿」という。)	れている地震のうち,敷地からの震央距離(以下,「⊿」という。)		
が 200km 程度以内の主な被害地震の震央分布を <u>第 5. 2. 1-1 図</u> に	が 200km 程度以内の主な被害地震の震央分布を <u>第 5.1-1 図</u> に示	記載の適正化 (図表番号の変更)	

示す。また、同図に示した主な被害地震の諸元を<u>第5.2.1-1表</u> す。また、同図に示した主な被害地震の諸元を<u>第5.1-1表</u>に示 記載の適正化(図表番号の変更)

申請時(H25.12.27) 補正申請書(案) に示す。ここで、地震規模及び震央位置は、1922年以前の地震 す。ここで、地震規模及び震央位置は、1922 年以前の地震につ については「日本被害地震総覧」による値を、1923年以降の地 いては「日本被害地震総覧」による値を、1923 年以降の地震に 震については「気象庁地震カタログ」による値をそれぞれ用いて ついては「気象庁地震カタログ」による値をそれぞれ用いてい いる。 第5.2.1-1 図によると、宮城県沖近海から日本海溝付近の間 第5.1-1 図によると、宮城県沖近海から日本海溝付近の間で | 記載の適正化(図表番号の変更) ではプレート間地震が発生しており、宮城県沖近海ではマグニ はプレート間地震が発生しており、宮城県沖近海ではマグニチ チュード(以下、「M」という。)7.5程度以下の地震が数多くみ ュード(以下,「M」という。)7.5程度以下の地震が数多くみら られ, 1978 年宮城県沖地震 (M7.4, /=65km) が発生している。 れ, 1978 年宮城県沖地震(M7.4, △=65km)が発生している。 遠方の海域では、M7クラス後半からM8クラスの地震が発生 遠方の海域では、M7クラス後半からM8クラスの地震が発生 しており、1897 年 8 月 5 日仙台沖の地震(M7.7、 /=157km) しており、1897 年8月5日仙台沖の地震(M7.7、 /=157km) が、陸寄りと日本海溝寄りの両方の領域が連動した地震として が、陸寄りと日本海溝寄りの両方の領域が連動した地震として は 1793 年陸前・陸中・磐城の地震 (M8.2, /=262km) が発生 は 1793 年陸前・陸中・磐城の地震 (M8.2, /=262km) が発生 している。さらに、東日本を中心に北海道から九州地方にかけて している。さらに、東日本を中心に北海道から九州地方にかけて の広い範囲で揺れが観測された「平成23年(2011年) 東北地方 の広い範囲で揺れが観測された「平成23年(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 |太平洋沖地震| (モーメントマグニチュード (以下,「Mw|とい | 記載の適正化 (表現の統一) う。) 9.0, △=124km) (以下,「2011 年東北地方太平洋沖地震」 う。)9.0, △=124km)(以下,「2011 年東北地方太平洋沖地震」 という。) が発生している<sup>(10)</sup>。この地震の余震の分布を第 5.2.1 という。) が発生している<sup>(10)</sup>。この地震の余震の分布を**第5.1**-記載の適正化 (図表番号の変更) -2図に示す。余震は、岩手県沖から茨城県沖にかけて、震源域 2図に示す。余震は、岩手県沖から茨城県沖にかけて、震源域に に対応する北北東-南南西方向に延びる長さ約 500km, 幅約 対応する北北東-南南西方向に延びる長さ約 500km, 幅約 200km 200kmの範囲(以下,「余震域」という。)に密集しているほか, の範囲(以下、「余震域」という。)に密集しているほか、震源域 震源域に近い日本海溝軸の東側や陸域の浅い場所でも活動が見 に近い日本海溝軸の東側や陸域の浅い場所でも活動がみられ

る。

られる。

申請時(H25.12.27) 補正申請書(案) 沈み込む海洋プレート内地震としては、日本海溝付近に発生 沈み込む海洋プレート内地震としては、日本海溝付近に発生 した 1933 年三陸沖の地震 (M8.1, /=325km) が、沈み込んだ した 1933 年三陸沖の地震 (M8.1, /=325km) が、沈み込んだ 海洋プレート内地震としては、2003年宮城県沖の地震(M7.1、 海洋プレート内地震としては、2003年宮城県沖の地震(M7.1、 △=48km), 2008 年 7 月岩手県沿岸北部の地震 (M6.8, △= △=48km), 2008 年岩手県沿岸北部の地震(M6.8, ⊿=148km) 記載の適正化(表現の統一) 148km) 及び 2011 年東北地方太平洋沖地震の余震の 2011 年 4 月 及び 2011 年東北地方太平洋沖地震の余震の 2011 年4月7日宮 7日宮城県沖の地震 (M7.2, /=43km) が発生している。 城県沖の地震 (M7.2, /=43km) が発生している。 内陸地殻内地震では、宮城県北部でM7クラスの地震が発生 内陸地殼内地震では、宮城県北部でM7クラスの地震が発生 しており、敷地から 30km 程度以内では、2003 年宮城県中部の地 しており、敷地から 30km 程度以内では、2003 年宮城県中部の地 震 (M6.4, /=29km) が発生している。また、奥羽山脈から日 震 (M6.4, /=29km) が発生している。また、奥羽山脈から日 本海側にかけての地域では平成20年(2008年)岩手・宮城内陸 本海側にかけての地域では平成20年(2008年)岩手・宮城内陸 地震 (M7.2, ∠=88km) が, 福島県と茨城県との県境付近の福 地震 (M7.2, △=88km) (以下,「2008 年岩手・宮城内陸地震」 記載の適正化 (表現の統一) 島県浜通りでは 2011 年東北地方太平洋沖地震の余震の 2011 年 という。)が、福島県と茨城県との県境付近の福島県浜通りでは 4月11日福島県浜通りの地震 (M7.0, △=177km) が発生して 2011年東北地方太平洋沖地震の余震の2011年4月11日福島県 浜通りの地震 (M7.0, /=177km) が発生している。 いる。 世界的に見た場合(11), 地震規模の大きい被害地震として, プ 世界的に見た場合(11), 地震規模の大きい被害地震として, プ レート間地震では 1960 年チリ地震 (Mw9.5) (12) 等が, 海洋プレ レート間地震では 1960 年チリ地震 (Mw9.5) (12) 等が,海洋プ | 記載の適正化 (表現の統一) ート内地震では 1994 年北海道東方沖地震 (M8.2) (13)(14)等が知 レート内地震では 1994 年北海道東方沖地震 (M8. 2) (13)(14)等が られている。 知られている。 5.2.1.2 敷地周辺で発生したM5.0以上の地震 5.1.2 敷地周辺で発生したM5.0以上の地震 記載の適正化(章構成の見直し) 「気象庁地震カタログ」に基づき、1923 年から 2012 年 8 月ま 「気象庁地震カタログ」に基づき、1923 年から 2017 年 4 月ま | 文献の更新

での期間に敷地周辺で発生したM5.0 以上の地震の震央分布を

での期間に敷地周辺で発生したM5.0 以上の地震の震央分布を

申請時(H25.12.27)	計り中明音(2万元电用泳)が他成の変更が一次的八のパ・3. 地 補正申請書(案)	展」的後列比及(列干級 25 平 12 万中語)
<u>第 5.2.1-3 図</u> に,敷地付近を横切る幅 50km の範囲に分布する	<u>第 5.1-3 図</u> に,敷地付近を横切る幅 50km の範囲に分布する震	記載の適正化(図表番号の変更)
震源鉛直分布を <u>第 5. 2. 1-4 図</u> に示す。また,太平洋プレートの	源鉛直分布を <u>第 5.1-4 図</u> に示す。また,太平洋プレートの沈み	記載の適正化 (図表番号の変更)
沈み込みの様子について等深線で表したもの <sup>(15)</sup> を <u>第 5.2.1-5</u>	込みの様子について等深線で表したもの <sup>(15)</sup> を <mark>第 5.1-5 図</mark> に示	記載の適正化(図表番号の変更)
図に示す。	す。	
<u>第 5.2.1-3~5 図</u> によると、敷地周辺における地震活動の特	<u>第 5.1−3 図∼第 5.1−5 図</u> によると、敷地周辺における地震	記載の適正化(図表番号の変更)
徴は以下のとおりである。	活動の特徴は以下のとおりである。	
a. 震央分布図によれば、敷地周辺で発生する地震は、太平洋	・ 震央分布図によれば、敷地周辺で発生する地震は、太平洋側	記載の適正化 (表現の統一)
側海域で発生頻度が高く,2011年東北地方太平洋沖地震や,	海域で発生頻度が高く,2011 年東北地方太平洋沖地震や,	
その余震が数多く発生している。	その余震が数多く発生している。	
<u>b.</u> 震源鉛直分布図によれば,太平洋側海域で発生する地震は,	・ 震源鉛直分布図によれば、太平洋側海域で発生する地震は、	記載の適正化 (表現の統一)
太平洋プレートの沈み込みによる地震が多く, 陸域に近づく	太平洋プレートの沈み込みによる地震が多く, 陸域に近づく	
に従ってその震源は深くなっている。	に従ってその震源は深くなっている。	
<u>c.</u> 敷地から100km以内では,宮城県沖の近海のプレート境界	・敷地から 100km 以内では, 宮城県沖の近海のプレート境界で	記載の適正化 (表現の統一)
でM7.0を超える地震の発生がみられる。	M7.0を超える地震の発生がみられる。	
5.2.1.3 敷地周辺で発生したM5.0以下の地震	<u>5.1.3</u> 敷地周辺で発生したM5.0以下の地震	記載の適正化(章構成の見直し)
「気象庁地震カタログ」に基づき,2008年から <u>2012年8月</u> ま	「気象庁地震カタログ」に基づき, 2008 年から <u>2017 年 4 月</u> ま	文献の更新
での期間に敷地周辺で発生したM5.0 以下の地震の震源深さ毎	での期間に敷地周辺で発生したM5.0 以下の地震の震源深さ毎	
の震央分布を <u>第 5.2.1-6 図</u> に、震源鉛直分布を <u>第 5.2.1-7 図</u>	の震央分布を <u>第 5.1-6 図</u> に,震源鉛直分布を <u>第 5.1-7 図</u> に示	記載の適正化 (図表番号の変更)
に示す。	す。	
これらの図によると、敷地周辺における地震活動の特徴は以	これらの図によると、敷地周辺における地震活動の特徴は以	
下のとおりである。	下のとおりである。	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備考
<u>a.</u> 深さ 0~30km の範囲では,太平洋側海域のプレート境界付	<u>・</u> 深さ0∼30km の範囲では、太平洋側海域のプレート境界付	記載の適正化 (表現の統一)
近で地震が数多く発生している。一方, 陸域の内陸地殻内	近で地震が数多く発生している。一方, 陸域の内陸地殻内で	
では,2003年宮城県中部の地震,平成20年(2008年)岩	は,2003 年宮城県中部の地震 <mark>及び 2008 年岩手・宮城内陸地</mark>	記載の適正化 (表現の統一)
手・宮城内陸地震及び 2011 年4月 11 日福島県浜通りの	震の震源域付近に地震の集中がみられる。 <u>また、2011年東</u>	記載の適正化 (表現の統一)
<u>地震の</u> 震源域付近に地震の集中がみられる。 <u>また,金華山</u>	北地方太平洋沖地震の余震とされている 2011 年4月 11 日	
付近に,2011 年東北地方太平洋沖地震の余震と考えられ	福島県浜通りの地震の震源域付近及び金華山付近にも地震	
る地震の集中がみられる。	の集中がみられる。	
<u>b.</u> 深さ30~60kmの範囲では、太平洋側海域のプレート境界	<u>・</u> 深さ30~60kmの範囲では、太平洋側海域のプレート境界付	記載の適正化 (表現の統一)
付近に多くの地震がみられるが、陸域においては地震の発	近に多くの地震がみられるが、陸域においては地震の発生は	
生はほとんどみられない。	ほとんどみられない。	
<u>c.</u> 深さ 60km 以上の範囲では、太平洋プレートの沈み込みに	<u>・</u> 深さ 60km 以上の範囲では、太平洋プレートの沈み込みに沿	記載の適正化 (表現の統一)
沿って地震が発生しており,震源鉛直分布には二重深発地	って地震が発生しており,震源鉛直分布には二重深発地震面	
震面がみられる。これらの地震は、陸域に近づくにしたが	がみられる。これらの地震は、陸域に近づくにしたがってそ	
ってその震源が深くなり、敷地周辺では深さ 70km 程度で	の震源が深くなり、敷地周辺では深さ 70km 程度で発生して	
発生している。なお, 沈み込んだ海洋プレート内地震であ	いる。なお、沈み込んだ海洋プレート内地震である 2003 年	
る 2003 年宮城県沖の地震や 2011 年4月7日宮城県沖の	宮城県沖の地震や2011年4月7日宮城県沖の地震の震源域	
地震の震源域に地震の集中がみられる。	に地震の集中がみられる。	
<u>5.2.2</u> 活断層の分布状況	<u>5.2</u> 活断層の分布状況	記載の適正化(章構成の見直し)
敷地から半径100km程度の範囲について,「3. 地盤」及び「[新	敷地から半径100km程度の範囲について,「3. 地盤」及び「[新	
編] 日本の活断層」 <sup>(16)</sup> 等に記載されている活断層の分布を <u>第</u>	編] 日本の活断層」 (16) 等に記載されている活断層の分布を <mark>第 5.2</mark>	記載の適正化 (図表番号の変更)
5.2.2-1 図に示す。	<u>-1図</u> に示す。	

安川原于刀発電所 発電用原于炉設直変更 申請時(H25.12.27)	許可申請書(2号発電用原子炉施設の変更) 添付六の内   5. 地   補正申請書(案)	震」前後対比表(対平成 25 年 12 月申請)  備 考	東北電力株式会社
同図によると,敷地から 50km 以内 <u>の</u> 太平洋側海域 <u>には,</u> F-	同図によると,敷地から 50km 以内 <u>では,</u> 太平洋側海域にF-	記載の適正化(表現の統一)	
6 断層~F-9 断層等が存在し、仙台湾 <u>には</u> F-15 断層・F-	6 断層~F-9 断層等が存在し、仙台湾 <u>に</u> F-15 断層・F-16		
16 断層等が存在する。また,陸域においては,旭山撓曲・須江	断層等が存在する。また,陸域においては,旭山撓曲・須江断層		
断層等が存在する。	等が存在する。		
なお,敷地から100km程度以内にある長町-利府線断層帯,北	なお, 敷地から 100km 程度以内にある長町-利府線断層帯, <mark>双</mark>	文献の追加(今泉ほか(2018)の反映)	
上低地西縁断層帯等は、地震調査研究推進本部 <u>(2009.7)</u> <sup>(17)</sup> が長	葉断層, 北上低地西縁断層帯等は, 地震調査研究推進本部		
期評価の対象とした断層である。	<u>(2009b)</u> <sup>(17)</sup> が長期評価の対象とした断層である。	記載の適正化 (表現の統一)	
5.2.3 地震の分類とその特徴	<u>5.3</u> 地震の分類とその特徴	記載の適正化(章構成の見直し)	
「5.2.1 敷地周辺の地震発生状況」によれば、敷地周辺で発	「5.1 敷地周辺の地震発生状況」によれば、敷地周辺で発生	記載の適正化(章構成の見直し)	
生する地震は、その発生様式からプレート間地震、海洋プレート	する地震は、その発生様式からプレート間地震、海洋プレート内		
内地震及び内陸地殻内地震の3種類に大別される。	地震及び内陸地殻内地震の3種類に大別される。		
これらを踏まえ、敷地周辺における主な地震を以下のとおり	これらを踏まえ、敷地周辺における主な地震を以下のとおり		
に分類する。	に分類する。		
5.2.3.1 プレート間地震	<u>5.3.1</u> プレート間地震	記載の適正化 (章構成の見直し)	
宮城県沖近海から日本海溝付近にかけて、1978 年宮城県沖地	宮城県沖近海から日本海溝付近にかけて,1978 年宮城県沖地		
震を代表としたプレート間地震が複数発生している。地震調査	震を代表としたプレート間地震が複数発生している。地震調査		
研究推進本部 (2012.2) により評価されたこの海域で過去に発	研究推進本部 <u>(2012a) (15)</u> により評価されたこの海域で過去に発	記載の適正化 (表現の統一)	
生したプレート間地震を第5.2.3-1表に示す。一方、日本海溝	生したプレート間地震を第5.3-1表に示す。一方、日本海溝付	記載の適正化(図表番号の変更)	
付近では、1611年三陸沿岸及び北海道東岸の地震(M8.1、 🚄	近では,1611 年三陸沿岸及び北海道東岸の地震(M8.1, 🚄		

261km) 及び 1896 年三陸沖の地震 (M 8 1/4, △=248km) が発生 261km) 及び 1896 年三陸沖の地震 (M 8 1/4, △=248km) が発生

申請時(H25.12.27) している。しかしながら、これらの地震による震害は知られてお らず(6), 地震の規模に比べて津波の規模が大きい津波地震と考え られている(15)。さらに、複数の震源域が連動することにより、震 害及び津波を伴った地震として869年三陸沿岸の地震(M8.3, ✓=219km)及び2011年東北地方太平洋沖地震がある(15)。 「日本被害地震総覧」に記載されている震度分布図及び気象 庁で公開されている震度分布図より、敷地で震度5弱(1996年

以前は震度V)程度以上の揺れであったと推定される地震とし ては、1793年陸前・陸中・磐城の地震、1897年2月20日仙台沖 の地震(M7.4、 /=48km),1905 年宮城県沖の地震(M5.9、/ =28km), 1938 年福島県東方沖地震 (M7.5, △=168km), 1978 年宮城県沖地震, 2005 年宮城県沖の地震 (M7.2, ✓=73km) 及 び 2011 年東北地方太平洋沖地震とその余震がある。

このうち、1978 年宮城県沖地震では、震度Vとなった範囲は 宮城県、岩手県南部、福島県北部、山形県の一部に及んだ。また、 2011 年東北地方太平洋沖地震の震度分布を第 5.2.3-1 図に示 す。この地震の各地の震度は、宮城県栗原市で震度7、宮城県、 福島県, 茨城県, 栃木県の4県37市町村で震度6強を観測した ほか、東日本を中心に北海道から九州地方にかけての広い範囲 で揺れが観測された。

2011 年東北地方太平洋沖地震の余震域(本震発生から1日の

している。しかしながら、これらの地震による震害は<del>小さく(6)</del>、 地震の規模に比べて津波の規模が大きい津波地震と考えられて いる(15)。さらに、複数の震源域が連動することにより、震害及び 津波を伴った地震として 869 年三陸沿岸の地震 (M8.3, △= 219km) 及び 2011 年東北地方太平洋沖地震がある<sup>(15)</sup>。

「日本被害地震総覧」に記載されている震度分布図及び気象

庁で公開されている震度分布図より、敷地で震度5弱(1996年 以前は震度V)程度以上の揺れであったと推定される地震とし ては、1793年陸前・陸中・磐城の地震、1897年2月20日仙台沖 の地震 (M7.4, /=48km), 1905 年岩手県沖の地震 (M5.9, / | 表現の適正化 (表現の統一) =28km), 1938 年福島県東方沖地震 (M7.5, △=168km), 1978 年宮城県沖地震, 2005 年宮城県沖の地震 (M7.2, ∕=73km) 及 び 2011 年東北地方太平洋沖地震とその余震がある。これらの震|記載の充実(震度分布図の充実,図表番号の変更) 度分布図を第5.3-1図に示す。このうち、1978年宮城県沖地震 では、震度Vとなった範囲は宮城県、岩手県南部、福島県北部及 び山形県の一部に及んだ。また、2011 年東北地方太平洋沖地震 | 記載の適正化(表現の統一) の各地の震度は、宮城県栗原市で震度7、宮城県、福島県、茨城 県及び栃木県の4県37市町村で震度6強を観測したほか、東日 本を中心に北海道から九州地方にかけての広い範囲で揺れが観 測された<sup>(10)</sup>。これらの地震の地震規模及び震央距離と震度との | 関係を第 5.3-2 図に示す。

表現の適正化(表現の統一)

記載の適正化(表現の統一)

記載の適正化(文献番号の変更),記載の充実(M-/図を追加)

記載の適正化 (記載箇所の変更)

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
間)と過去に発生した地震の震源域を第5.2.3-2図に示す。こ		
れによれば,2011 年東北地方太平洋沖地震の震源域は,三陸沖	2011 年東北地方太平洋沖地震の震源域は、三陸沖中部から茨	
から房総沖にかけてのプレート間地震の震源域を包含して <u>お</u>	城県沖で発生したプレート間地震の震源域を包含して <u>いること</u>	記載の適正化(記載箇所の変更)
り, このことから、2011 年東北地方太平洋沖地震は、この地域	が知られている(15)(22)。同地震の余震域(本震発生から1日の間)	
の沈み込み帯で発生する地震としては最大級の地震と考えられ	と過去に発生した地震の震源域を第5.3-3図に示す。このこと	
る。	から,2011 年東北地方太平洋沖地震は,この地域の沈み込み帯	
	で発生する地震としては最大級の地震と考えられる。	
5.2.3.2 海洋プレート内地震	5.3.2 海洋プレート内地震	記載の適正化(章構成の見直し)
東北地方から北海道では、海溝から陸側に向かって沈み込ん	東北地方から北海道では、海溝から陸側に向かって沈み込ん	
だ海洋プレート内で発生する地震は二重深発地震面を形成して	だ海洋プレート内で発生する地震は二重深発地震面を形成して	
いる。	いる。北海道と東北地方とでは二重深発地震面の活動の特徴に	記載の充実(海洋プレート内地震に関する説明を充実)
	違いがあり、北海道では海洋プレート内の応力中立面が浅く下	
	面の活動が優勢なのに対し、東北地方では応力中立面が深く上	
	面の活動が優勢という特徴を有することが指摘されている	
	(23) (24)	
	海洋プレート内地震の発生原因の一つに脱水脆性化が指摘さ	
	れている(25)。これによると、規模が大きい海洋プレート内地震	
	は海洋プレート内の至るところで発生するわけではなく, アウ	
	ターライズにおいて形成された含水鉱物が存在する領域で発生	
	するとされ,このような領域は海洋性マントル内の低速度域と	
	して認識されている。	

申請時(H25.12.27)	計り中調書(2方光亀用原士炉施設の変更) 添削 八の内 「5.地 補正申請書(案)	辰」削後対比表(対平成 25 平 12 月中間) 果北電刀株式会社 備 考
二重深発地震面の上面で発生した主な地震として,2003年宮	二重深発地震面の上面で発生した主な地震として,2003年宮	
城県沖の地 震(M7.1)及び2011年4月7日宮城県沖の地震(M	城県沖の地震 (M7.1) 及び 2011 年 4 月 7 日宮城県沖の地震 (M	
7.2) がある。2011 年4月7日宮城県沖の地震の震度分布を <u>第</u>	7.2) がある。2011 年 4 月 7 日宮城県沖の地震の震度分布 <sup>(26)</sup> を <mark>第</mark>	記載の適正化 (文献番号の変更, 図表番号の変更)
<u>5.2.3-3 図</u> に示す。震度分布図によれば、この地震は、東日本	5.3-4 図に示す。震度分布図によれば、この地震は、東日本を	
を中心に各地に強い揺れをもたらし、敷地周辺の震度は6弱程	中心に各地に強い揺れをもたらし、敷地周辺の震度は6弱程度	
度であったと推定される <sup>(19)</sup> 。	であったと推定される。 <u>また、この地震の断層面に沿った地震波</u>	記載の充実(2011年4月7日宮城県沖の地震に関する説明を充実)
	トモグラフィによるS波速度分布から、余震分布により推定さ	
	れる断層面は、海洋性マントル内の低速度域に対応していると	
	<u>考えられる<sup>(27)</sup>。</u>	
一方, 二重深発地震面の下面で発生した主な地震として, 2008	二重深発地震面の下面で発生した主な地震としては, 北海道	記載の充実 (二重深発地震面下面の地震に関する説明を充実)
年岩手県沿岸北部の地震 (M6.8) がある。	で発生した 1993 年釧路沖地震 (M7.5) があるが, 東北地方では	
	これまでM7クラスの地震は知られておらず,2008 年岩手県沿	
	岸北部の地震 (M6.8) では、震源から距離が遠く敷地周辺での	
	<u> 震度は3~4程度であった(9)。</u>	
また、日本海溝付近で発生した地震として、2011 年東北地方	また、世界的にみて最大級の海洋プレート内地震である 1994	記載の充実(やや浅い海洋プレート内地震の説明を充実)
太平洋沖地震の余震域内で発生した 2011 年 7月 三陸沖の地震	年北海道東方沖地震(M8.2)は、千島海溝軸付近で発生した沖	
(M7.3, ⊿=180km) がある <u>。</u>	合いのやや浅い地震であった <sup>(28)</sup> 。日本海溝付近で発生した沖合	
	<u>いのやや浅い地震のうち東北地方の最大としては、</u> 2011 年東北	
	地方太平洋沖地震の余震域内で発生した 2011 年三陸沖の地震	
	(M7.3, ⊿=180km) がある <u>が,震源から距離が遠く敷地周辺で</u>	
	<u>の震度は3程度であった<sup>(9)</sup>。</u>	
さらに, 東北地方の日本海溝付近で発生する沈み込む海洋プ	さらに、東北地方の日本海溝付近で発生する沈み込む海洋プ	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備考
レート内の <u>大地震としては,</u> 1933 年三陸沖の地震(M8.1)があ	レート内の地震 (アウターライズ地震) のうち地震規模の大きな	記載の充実 (アウターライズ地震の説明を充実)
る。しかしながら、 <u>これらの</u> 地震は、陸地に近い位置で発生した	<u>ものとしては、</u> 1933 年三陸沖の地震(M8.1)がある。しかしな	
沈み込んだ海洋プレート内地震に比べて被害は少なかったこと	がら, <u>この</u> 地震は, 陸地に近い位置で発生した沈み込んだ海洋プ	
が知られている <sup>(6) (9)</sup> 。	レート内地震に比べて被害は少なかったことが知られている	
	(6) (9)	
	なお,1611年三陸沿岸及び北海道東岸の地震(M8.1)は,地	記載の充実(1611 年三陸沿岸及び北海道東岸の地震の説明を充実)
	<u>震調査研究推進本部(15)(29)では地震の規模に比べて津波の規模が</u>	
	<u>大きい津波地震としているものの,土木学会(2002)(30)では,海</u>	
	洋プレート内地震であった場合, その地震規模はM8.6 と評価し	
	<u>ている。</u>	
<u>5.2.3.3</u> 内陸地殼内地震	5.3.3 内陸地殼内地震	記載の適正化 (章構成の見直し)
震度分布図等より敷地付近で <u>震度IV~V</u> 程度の揺れであった	震度分布図等より敷地付近で <u>震度4~5(1996 年以前は震度</u>	記載の適正化 (表現の統一)
と推定されている地震として, 1900 年宮城県北部の地震(M7.0,	<u>IV∼V)</u> 程度の揺れであったと推定されている地震として, 1900	
△=48km) が発生している <sup>(6)</sup> 。敷地から最も近い被害地震として	年宮城県北部の地震 (M7.0, △=48km) が発生している <sup>(6)</sup> 。敷	
は,2003 年宮城県中部の地震がある。この地震は,敷地付近に	地から最も近い被害地震としては、2003 年宮城県中部の地震が	
おける震度は震度4未満と推定されており <sup>(20)</sup> ,「3. 地盤」で示	ある。この地震は、敷地付近における震度は震度4未満と推定さ	
すとおり, 石巻平野西部の丘陵に位置する旭山撓曲・須江断層に	れており <sup>(31)</sup> ,「3. 地盤」で示すとおり,石巻平野西部の丘陵に	記載の適正化 (文献番号の変更)
よるものと考えられる。なお、敷地の位置する北上山地南部では	位置する旭山撓曲・須江断層によるものと考えられる。なお、敷	
被害地震は知られていない。	地の位置する北上山地南部では被害地震は知られていない。	
5.2.3.4 地震調査研究推進本部の長期評価	(削除)	記載の適正化 (章構成の見直し: 「5.5.5」に包含)

申請時(H25.12.27)	計り中胡音(25光电角原子が他設の多史) ぶりり 補正申請書(案)	備考	火
地震調査研究推進本部(2012.2)では、2011 年東北地方太平			
<u>洋沖地震の発生を踏まえ、三陸沖から房総沖にかけての地震活</u>			
動の長期評価の改訂を行っている。また、地震調査研究推進本部			
<u>(2012.12) (21)</u> では、地震調査研究推進本部 (2012.2) を踏まえ、			
「震源断層をあらかじめ特定しにくい地震」のモデル化につい			
て検討を加えている。敷地が位置する宮城県付近の評価モデル			
の概要は以下の通りである。			
a. 繰返し地震(特定地震)としては,東北地方太平洋沖型として			
M8.4~ 9.0 の地震, 宮城県沖のプレート間地震としてM7.4			
<u>の地震が考慮されている。また、繰返し地震よりも規模の小</u>			
さい「繰返し以外の地震」としては、宮城県沖の領域に、プレ			
ート間地震・プレート内地震としてM7.0~7.3 の地震が考慮			
されている。_			
b.「震源断層をあらかじめ特定しにくい地震」としては,以下が			
考慮されている。			
(a) 宮城県沖の領域におけるプレート間地震及びプレート内地震			
プレート間地震は $M8.0$ (モデル1)もしくは $M8.4$ (モデル2)			
<u>の地震</u> , プレート内地震はM7.5 (モデル1) もしくはM8.2 (モ			
<u>デル2)の地震</u>			
(b) 青森県から茨城県にかけての陸側の領域のプレート内地震			
M7.5 (モデル1) もしくはM8.2 (モデル2) の地震			

申請時(H25.12.27)	計可申請書(2号発電用原子炉施設の変更) 添付六の内 15. 地   補正申請書(案)	震」則後对比表(对平成 25 年 12 月甲請) 東北電力株式会社 備 考
ここで、モデル2はモデル1と比較してより大きな不確実性		
を地震活動モデルの中で考慮したものと位置づけられており,		
計算はそれぞれのモデルについて別々に実施している。		
可見はてもでもがってノルにフバ・こかべに天旭している。		
基準地震動 Ss の策定に当たっては、震源位置が予め特定され		
ている「繰返し地震(特定地震)」及び繰返し地震と同様の領域		
で発生することが評価されている「繰り返し地震以外の地震」を		
検討用地震の対象として考慮する。		
なお, 震源が特定されておらず, 発生頻度も中小地震の発生頻		
度から評価されている「震源断層をあらかじめ特定しにくい地		
震」については、地震調査研究推進本部と同様、地震ハザード評		
<u>価に反映する。</u>		
<u>5.2.4</u> 敷地地盤の振動特性	<u>5.4</u> 敷地地盤の振動特性	記載の適正化(章構成の見直し)
	5.4.1 敷地地盤の速度構造	記載の適正化(章構成の見直し)
	「3. 地盤」で示すとおり、試掘坑内におけるS波速度は平均	記載の充実(速度構造の説明を充実)
	約1.4 km/s である。また,敷地内のPS検層から,基礎地盤の速	
	度層構造は概ね水平な成層構造をなす5層に区分され、安全上	
	<u>重要な建屋の基礎直下レベルに位置する第3速度層のS波速度</u>	
	<u>は1.5km/sである。</u>	
5. 2. 4. 1 地震観測	5.4.2 地震観測	記載の適正化 (章構成の見直し)
	(1) 敷地地盤で観測された主な地震	記載の適正化(章構成の見直し)

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
敷地地盤では, <u>第 5. 2. 4-1 図</u> に示す位置で地震観測を実施し	敷地地盤では, <u>第 5.4-1 図</u> に示す自由地盤で地震観測を実施	記載の適正化(図表番号の変更)
ている。観測された主な地震の諸元を <u>第 5.2.4-1 表</u> に,震央分	している。観測された主な地震の諸元を <u>第 5.4-1 表</u> に、震央分	記載の適正化(図表番号の変更)
布を <u>第 5.2.4-2 図</u> に示す。これらの地震について、岩盤上部の	布を <u>第 5.4-2 図</u> に示す。これらの地震について、岩盤上部の地	記載の適正化(図表番号の変更)
地震観測点 (0. P8.6m) で得られた観測記録の応答スペクトル	震観測点(0.P8.6m)で得られた観測記録の応答スペクトルを	
を <u>第 5. 2. 4-3 図</u> に示す。	<u>第 5.4-3 図</u> に示す。	記載の適正化(図表番号の変更)
また,2011 年東北地方太平洋沖地震について,岩盤内の各深	また,2011 年東北地方太平洋沖地震について,岩盤内の各深	
さで得られた観測記録の応答スペクトルを <u>第 5.2.4-4 図</u> に示	さで得られた観測記録の応答スペクトルを <mark>第 5.4-4 図</mark> に示す。	記載の適正化(図表番号の変更)
す。同図によると、岩盤内で著しい増幅は認められない。	同図によると,岩盤内で著しい増幅は認められない。	
	(2) 地震波の到来方向の違いによる増幅特性	評価の追加 (審査資料に基づき地盤の増幅特性を追加)
	敷地では、第5.4-1図に示す自由地盤観測点のほか、原子炉	
	建屋直下の地盤においても地震観測を実施している。敷地で観	
	測された中小地震の観測記録を用いて、地震波の到来方向別の	
	増幅特性の検討を行った。検討に用いた地震の震央分布図を第	
	5.4-5 図に示す。深部で観測を行っている各観測点の鉛直アレ	
	<u>イ, 自由地盤観測点を基準とした深部及び浅部の水平アレイに</u>	
	ついて、応答スペクトル比による検討を行った結果を第 5.4-6	
	図及び第5.4-7図に示す。各観測点とも地震波の到来方向の違	
	いによる特異な増幅特性は認められず、また各観測点の振動特	
	性の違いは小さい。	
<u>5.2.4.2</u> 解放基盤表面の設定	<u>5.4.3</u> 解放基盤表面の設定	記載の適正化(章構成の見直し)
敷地周辺には中生界ジュラ系の砂岩, 頁岩等が広く分布し, 安	敷地周辺には中生界ジュラ系の砂岩, 頁岩等が広く分布し, 安	

Ī	タ川原丁刀光電別 光電用原丁炉設置多数 申請時(H25.12.27)	計り中調者(2万光电用原丁炉配設の変更) 添刊八の内(3.地	長」削後対比衣(対千成 25 平 12 月中間) 果北電刀株式芸在 備 考
ŀ	中崩吋(H23.12.27 <i>)</i>	補正申請書(案)	1
	全上重要な建屋の設置レベルにもこの岩盤が分布していること	全上重要な建屋の設置レベルにもこの岩盤が分布していること	
	から,解放基盤表面は,この岩盤が分布するレベルに設定する。	から、解放基盤表面は、この岩盤が分布するレベルに設定する。	
	また,「 <u>5.2.4.1</u> 地震観測」に示すように, 敷地では岩盤内に	また,「 <u>5.4.2</u> 地震観測」に示すように, 敷地では岩盤内にお	記載の適正化(章構成の見直し)
	おける観測記録の著しい増幅傾向は認められないことから、解	ける観測記録の著しい増幅特性は認められないこと <u>, また, 地震</u>	評価の追加 (審査資料に基づき地盤の増幅特性を追加)
	放基盤表面の地震動特性は、岩盤上部の地震観測点位置で代表	波の到来方向の違いによる特異な増幅特性は認められず,場所	
	する。	<u>の違いによる振動特性の違いも小さいこと</u> から,解放基盤表面	
		の地震動特性は, <mark>自由地盤における</mark> 岩盤上部の地震観測点位置	記載の適正化 (表現の統一)
		で代表する。	
	5.2.4.3 地盤構造モデル	5.4.4 地下構造モデル	記載の適正化(章構成の見直し、表現の統一)
	はぎとり解析に用いる地下構造モデルを <u>第 5.2.4-2 表</u> に、統	はぎとり解析に用いる地下構造モデルを <mark>第 5.4-2 表</mark> に, 統計	記載の適正化(図表番号の変更)
	計的グリーン関数法に用いる地下構造モデルを <u>第 5.2.4-3 表</u>	的グリーン関数法に用いる地下構造モデルを <u>第 5.4-3 表</u> に,ハ	記載の適正化(図表番号の変更)
	に,ハイブリッド合成法のうち理論的手法に用いる地下構造モ	イブリッド合成法のうち理論的手法に用いる地下構造モデルを	
	デルを <u>第 5. 2. 4-4 表</u> に示す。	<u>第5.4-4表</u> に示す。	記載の適正化(図表番号の変更)
	はぎとり解析に用いる地下構造モデルは、ボーリング調査結	はぎとり解析に用いる地下構造モデルは、ボーリング調査結	
	果を参考にして敷地における地震観測記録を用いた1次元波動	果を参考にして敷地における <u>中小地震の地震観測記録や2003年</u>	記載の適正化 (表現の統一)
	論に基づき求めたものを採用 <u>する。</u> 統計的グリーン関数法に用	宮城県沖の地震, 2005 年宮城県沖の地震及び 2011 年東北地方太	
	いる地下構造モデルは、はぎとり解析用の地下構造モデルを基	<u>平洋沖地震の強震記録を用いた</u> 一次元波動論に基づき求めたも	
	本とし、2005年宮城県沖の地震や2011年4月7日宮城県沖の地	のを採用 <u>した。</u>	記載の適正化 (表現の統一)
	震に対して <u>シミュレーション解析<sup>(24) (25)</sup>を実施した</u> モデルを採用	統計的グリーン関数法に用いる地下構造モデルは、はぎとり	
	する。	解析用の地下構造モデルを基本とし, <u>2003 年宮城県沖の地震,</u>	記載の適正化 (表現の統一)

2005年宮城県沖の地震, 2011年東北地方太平洋沖地震及び2011 記載の適正化(表現の統一)

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備考
	年4月7日宮城県沖の地震に対して <u>シミュレーション解析<sup>(34) (35)</sup></u>	記載の適正化(表現の統一,文献番号の変更)
	<u>を実施し、敷地の観測記録との整合を確認した</u> モデルを採用し	
	た。	
	理論的手法に用いる地下構造モデルは,敷地における地震観	記載の充実(理論的手法に用いる地下構造モデルの説明を充実)
	測記録及び深部地下構造に関する文献(36)(37)に基づき設定し、敷	
	地における観測記録で検証を行った。	
5. 2. 5 基準地震動 Ss	<u>5.5</u> 基準地震動 <u>S s</u>	記載の適正化(章構成の見直し、表現の統一)
基準地震動 <u>Ss</u> は,「敷地ごとに震源を特定して策定する地震	基準地震動 <u>Ss</u> は、「敷地ごとに震源を特定して策定する地震	記載の適正化 (表現の統一)
動」及び「震源を特定せず策定する地震動」について、敷地の解	動」及び「震源を特定せず策定する地震動」について、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それ	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。	ぞれ策定する。	
<u>5.2.5.1</u> 地震発生層の設定	<u>5.5.1</u> 地震発生層の設定	記載の適正化(章構成の見直し)
敷地周辺の地震発生層は,気象庁による地震観測記録に基づ	敷地周辺の地震発生層は、気象庁による地震観測記録に基づ	
いた敷地周辺の微小地震分布, 敷地付近の地震波トモグラフィ	いた敷地周辺の微小地震分布, コンラッド面深さ <sup>(38)</sup> 及び 2003 年	削除(地震発生層の設定に直接用いていないことから削除),記載
(26), コンラッド面深さ(27)及び 2003 年宮城県中部の地震の余震分	宮城県中部の地震の余震分布 <sup>(39)</sup> を総合的に判断して設定する。	の適正化(文献番号の変更)
布 <sup>(28)</sup> を総合的に判断して設定する。		
この結果, 地震発生層は, 上端深さを3km, 下端深さを15km,	この結果, 地震発生層は, 上端深さを3km, 下端深さを15km,	
その厚さを 12km と設定する。	その厚さを12kmと設定した。	
5.2.5.2 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動	5.5.2 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動	記載の適正化(章構成の見直し)

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	展」的及为比较(对于以 20 年 12 万中丽)
<u>5.2.5.2.1</u> 検討用地震の選定	<u>5.5.2.1</u> 検討用地震の選定	記載の適正化(章構成の見直し)
「5.2.3 地震の分類とその特徴」に基づき、地震発生様式ごと	「 <u>5.3</u> 地震の分類とその特徴」に基づき,地震発生様式ごと	記載の適正化(章構成の見直し)
に敷地に大きな影響を及ぼすと考えられる検討用地震を選定す	に敷地に大きな影響を及ぼすと考えられる検討用地震を選定す	
る。	<b>ప</b> 。	
(1) プレート間地震	(1) プレート間地震	
世界的に見た場合,最も規模の大きいプレート間地震は 1960	「5.3.1 プレート間地震」に示すとおり,2011 年東北地方太	記載の充実(東北地方太平洋沖型地震をプレート間地震の検討用
<u>年チリ地震の Mw9.5<sup>(12)</sup>と考えられる。</u>	平洋沖地震は、敷地を含む広い領域で震度6弱となっており、他	地震として選定する説明を充実)
「5.2.3.1 プレート間地震」に示すとおり、敷地に最も影響	の被害地震と比較して敷地への影響が大きい。また,第 5.3-2	
を及ぼすプレート間地震は、敷地の前面海域で破壊が開始した	図に示すM−⊿図の検討から、敷地への影響が最も大きい地震	
2011 年東北地方太平洋沖地震と考えられる。また,地震調査研	は,2011年東北地方太平洋沖地震である。2011年東北地方太平	
究推進本部(2012.12)でも、繰返し地震(特定地震)として、	洋沖地震の震源域は、敷地に震度5弱程度以上を与えたとされ	
東北地方太平洋沖型としてM8.4~9.0 の地震, 宮城県沖のプレ	る三陸沖中部から茨城県沖の被害地震の震源域を包含してい	
ート間地震としてM7.4の地震が考慮されている。	<u>る。地震調査研究推進本部(2012a) (15)</u> においても,プレート間	
	地震として、過去のM7~8クラスの地震が発生した複数の領	
	域を震源域として発生する東北地方太平洋沖型地震を想定して	
	<u>いる。</u>	
以上のことから,プレート間地震の検討用地震として,2011年	以上のことから,プレート間地震の検討用地震として,2011年	
東北地方太平洋沖型地震 (Mw9.0) を選定 <u>する。</u>	東北地方太平洋沖型地震を選定した。	記載の適正化 (表現の統一)
(2) 海洋プレート内地震	(2) 海洋プレート内地震	
敷地が位置する東北地方と北海道では二重深発地震面の活動	「5.3.2 海洋プレート内地震」に示すとおり,発生機構等の	記載の充実(海洋プレート内地震のタイプごとの影響検討の説明
<u>の特徴に違いがあり、北海道では中立面が浅く下面の活動が優</u>	違いを踏まえ、以下の5つの発生タイプの海洋プレート内地震	を充実)
勢なのに対し、東北地方では中立面が深く上面が優勢という特	<u>を想定し、発生タイプごとに不確かさを考慮した敷地への影響</u>	

補正申請書(案)

申請時(H25.12.27) 徴を有することが指摘されている<sup>(29)(30)</sup>。北海道では,1993年釧 路沖地震 (M7.5) のような下面の地震が発生しているが, 東北地 方では、これまで二重深発地震面の下面で発生したM7クラス の被害地震は知られていない。 世界的にみて最大級の海洋プレート内地震である 1994 年北海 道東方沖地震 (M8.2) についても主要な破壊は下面位置で発生し ている<sup>(30)(31)</sup>。ここで、地震調査研究推進本部(2009.7)の長期 評価では、「沈み込んだ海洋プレート内のやや浅い地震」として、

1994 年北海道東方沖地震と同タイプの地震を千島海溝沿いに想 定しているが、東北地方には想定していない。この千島海溝沿い の「沈み込んだ海洋プレート内のやや浅い地震」を敷地に最も近 い十勝沖付近で考慮したとしても、敷地までの距離を考慮する と,同地震が敷地に与える影響は小さい。これらのことから,敷 地に影響を及ぼす海洋プレート内地震は,「5.2.3.2 海洋プレ ート内地震 に示すとおり、二重深発地震面の上面で発生した地 震の 2011 年 4 月 7 日宮城県沖の地震 (M7.2) と考えられる。 したがって,海洋プレート内地震の検討用地震として,2011年 4月7日宮城県沖型地震を選定する。

## (3) 内陸地殼内地震

第5.2.2-1 図に示す敷地周辺における主な活断層の諸元及び これら活断層に想定する地震の諸元を第 5.2.5-1 表に示す。

検討を行ったうえで、最も影響の大きい発生タイプの地震を検 討用地震として選定する。

沈み込んだ海洋プレート内の地震である二重深発地震面上 面、下面の地震及び海溝付近の沖合いのやや浅い位置で発生す る地震について、敷地周辺の過去の地震の発生状況等から以下 の地震を考慮した。これらの検討対象地震の想定位置を第5.5-1図に示す。

- a. 二重深発地震面上面の地震 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震
- b. 二重深発地震面上面の地震 2003年5月26日宮城県沖型地震
- c. 二重深発地震面下面の地震
- d. 沖合いのやや浅い地震

また、沈み込む海洋プレート内地震として以下の地震を考慮 した。

e. アウターライズ地震

それぞれの地震の想定にあたり考慮した事項を第 5.5-1 表 に、影響検討を行った結果を第5.5-2図に示す。これらより、 敷地への影響が最も大きい二重深発地震面上面の地震の2011年 4月7日宮城県沖型地震を検討用地震として選定した。

## (3) 内陸地殼内地震

第5.2-1図に示す敷地周辺における主な活断層の諸元及びこ | 記載の適正化(図表番号の変更) れらの活断層に想定する地震の諸元を第5.5-2表に示す。また、

「3. 地盤」に示すとおり、既往文献の連動評価の状況、過去の

記載の適正化 (図表番号の変更), 評価の追加 (断層の連動を考慮)

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備考
	地震の発生状況及び断層分布の幾何学的配置状況等を踏まえ、	
	連動を考慮する活断層群による地震の諸元を第5.5-3表に、分	
	<u>布図を第5.5-3図に示す。</u>	
同表の中から,地震規模と等価震源距離の関係から選定した	内陸地殻内で発生した被害地震の中から敷地周辺で震度V程	評価の追加(審査資料に基づき連動を考慮する断層群を追加)
地震について Noda et al. (2002) <sup>(34)</sup> の手法による応答スペクト	度と推定される1900年宮城県北部の地震及び同地震よりも地震	
ルの比較を第 5.2.5-1 図に示す。	規模が小さいものの敷地に最も近い 2003 年宮城県中部の地震	
	(M6.4) (敷地周辺では震度4程度), さらに第 5.5-2 表及び	記載の充実 (地震規模と距離の関係による影響評価の説明を充実)
	第5.5-3表の活断層による地震の中から検討用地震の選定のた	
	めに地震規模と等価震源距離の関係から抽出した地震を第 5.5	
	<u>-4表に示す。これらの地震の Noda et al. (2002) <sup>(46)</sup>の手法に</u>	
	よる応答スペクトルの比較を第5.5-4図に示す。	
これによれば、敷地周辺の活断層に想定する地震のうち、敷地	これによれば、内陸地殻内地震として敷地に対する影響が最	記載の適正化 (表現の統一)
に対する影響が最も大きいのは,「F-6断層~F-9断層によ	も大きい <u>も</u> のは、 $F-6$ 断層 $\sim F-9$ 断層による地震( $M7.1$ )	
る地震」(M7.1) <u>である。</u>	と, F-12 断層~F-14 断層と仙台湾北部の南傾斜の仮想震源	評価の追加(審査資料に基づき連動を考慮する断層群を追加)
	断層の連動を考慮した仙台湾の断層群による地震(M7.6)であ	
	る。	
<u>敷地付近で震度Ⅳ~Ⅴ程度と推定されている 1900 年宮城県北</u>		
部の地震による影響は、地震規模と震央距離の関係からF-6		
断層~F-9断層による地震の影響を上回るものとはならな		
<u> </u>		
したがって, 内陸地殻内地震の検討用地震として, F-6 断層	したがって, 内陸地殻内地震の検討用地震として, F-6 断層	
~F-9断層による地震を選定する。	~F-9断層による地震 <u>及び仙台湾の断層群による地震</u> を選定	評価の追加(審査資料に基づき連動を考慮する断層群を追加)

申請時(H25.12.27)	新り中調音(2万光电用原丁炉池設の変更) 添り八の内 「5. 地 補正申請書(案)	辰」削復刈几衣(刈平风 25 平 12 月中頃) 果北電刀株式会社 備 考
	した。	
<u>5.2.5.2.2</u> 検討用地震の地震動評価	<u>5.5.2.2</u> 検討用地震の地震動評価	記載の適正化(章構成の見直し)
選定した検討用地震について、応答スペクトルに基づく地震	選定した検討用地震について、応答スペクトルに基づく地震	
動評価及び断層モデルを用いた手法による地震動評価により,	動評価及び断層モデルを用いた手法による地震動評価により,	
解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動評価を行	解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動評価を行	
う。	う。	
応答スペクトルに基づく地震動評価は、解放基盤表面におけ	応答スペクトルに基づく地震動評価は、解放基盤表面におけ	
る水平方向及び鉛直方向の地震動の応答スペクトルを予測し,	る水平方向及び鉛直方向の地震動の応答スペクトルを予測し,	
敷地の特性等を適切に反映することが可能な方法を用いる。	敷地の特性等を適切に反映することが可能な方法を用いる。	
海洋プレート内地震及び内陸地殻内地震における断層モデル		記載の適正化(章構成の見直し: 「5.5.2.2(2) d.」及び「5.5.2.2
を用いた手法による地震動評価の手法として,統計的グリーン		(3) d.」に移動)
関数法を採用する。また、内陸地殻内地震は、短周期側を統計的		
グリーン関数法とし,長周期側に理論的手法を用いたハイブリ		
<u>ッド合成法を採用する。</u>		
(1) プレート間地震	(1) プレート間地震	
	a. 2011 年東北地方太平洋沖型地震の基本ケース	記載の適正化(章構成の見直し)
2011 年東北地方太平洋沖地震の地震規模はMw9.0 であるが,	2011 年東北地方太平洋沖地震では強震動シミュレーション解	評価の変更 (基本ケースの設定)
強震動から見積もられる地震規模はMw8.3 程度とされている	析が実施され、複数の断層モデルが提案されている	
(35)(36)(37)。このことは, 周期により地震動を生成する領域に違い	<u>(47) (48) (49) (50) (51)</u> 。敷地では,2011 年東北地方太平洋沖地震の観測	
<u>があることを示唆していると考えられる<sup>(36)</sup>。</u>	記録が得られていることから, これと, 先の断層モデルを参考に	
一方, 2011 年東北地方太平洋沖地震では強震動シミュレーシ	<u>した統計的グリーン関数法を用いたシミュレーション解析結果</u>	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
ョン解析 <sup>(38) (39) (40) (41)</sup> が実施されており、いずれのモデルにおいて	との比較を行い、観測記録との整合性を確認した断層モデルを	
も敷地に近いプレート境界付近に強震動生成域(ここでは、「ア	2011 年東北地方太平洋沖型地震の基本ケースの断層モデルとし	
スペリティ」という。」)が設定されている。宮城県沖で発生した	て設定した。	
1978 年宮城県沖地震等は,短周期領域における加速度震源スペ	設定した断層パラメータを第5.5-5表に、断層モデル図を第	
クトルのレベル(以下,「短周期レベル」という。)が地震モーメ	5.5-5 図に示す。	
<u>ントに比して大きい傾向を示している(24)</u> ことが知られており,	b. 不確かさを考慮したケースの設定	評価の追加(審査資料に基づき不確かさの整理及び不確かさケー
2011 年東北地方太平洋沖地震のアスペリティにおいても同様の	地震動評価に与える影響が大きい主要なパラメータである地	スを追加)
傾向を示している。さらに、破壊開始点は、海溝側から敷地に向	震規模, 応力降下量(短周期レベル), 断層面のなかで特に強い	
う位置に設定されている。これらのことから,2011 年東北地方	地震波(強震動)を発生させる領域(以下、「強震動生成域」と	
太平洋沖地震は、敷地にとって最も影響の大きいアスペリティ	いう。)の位置及び破壊開始点について整理を行ったうえで不確	
を有した地震であったと考えられる。	かさを考慮したケースの設定を行う。	
以上のことから, 2011 年東北地方太平洋沖型地震の地震動は,	(a) 地震規模	記載の充実(地震規模の説明を充実)
2011 年東北地方太平洋沖地震の敷地での岩盤上部の観測記録に	「5.3.1 プレート間地震」に示すとおり,2011年東北地方太	
<u>ついて表層の影響を除去したはぎとり波を採用する。はぎとり</u>	平洋沖地震の震源域は、宮城県沖を含む三陸沖中部から茨城県	
<u>波の応答スペクトルを第 5.2.5-2 図に示す。</u>	沖にかけて過去のM7~8クラスのプレート間地震の震源域を	
	包含している。	
	ここで、2011 年東北地方太平洋沖地震の特徴として、地震波	
	の短周期成分を放出する強震動生成域と長周期成分を放出する	
	すべりの大きな領域は異なることが指摘されている <sup>(52)</sup> 。また,	
	強震動波形の分析(53)等から、敷地に対して最も近い強震動生成	
	域の影響が大きいと考えられる。さらに、観測記録の距離減衰式	
	から求められる地震規模はMw8.2~8.3 程度とされている	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
	(54) (55)	
	仮に 2011 年東北地方太平洋沖地震の震源領域が拡がり、地震	
	規模がさらに大きくなったとしても、前面海域の宮城県沖の強	
	震動生成域による影響が支配的であるため、遠方の領域の拡が	
	りが敷地へ与える影響は小さい。	
	(b) 応力降下量(短周期レベル)	評価の追加(審査資料に基づき応力降下量(短周期レベル)の不確
	上記(1)a.の 2011 年東北地方太平洋沖地震の強震動シミュレ	かさを考慮)
	ーション解析による宮城県沖の強震動生成域の応力降下量は,	
	各モデルにより面積は異なるが, 16~39.77MPa となっている	
	(47)(48)(49)(50)(51)。地震動評価の短周期側に与える影響が大きい加速	
	度震源スペクトルの短周期領域におけるレベル(以下、「短周期	
	レベル」という。)は,応力降下量に加え強震動生成域の面積の	
	大きさによっても左右されることから、基本的には両者は関連	
	させて考慮すべきものである。しかし,不確かさとして,宮城県	
	沖の強震動生成域の面積を各モデルの中で最大のまま据え置	
	き,応力降下量を提案されている震源モデルの中で最大のもの	
	と同等となるように基本ケースから割り増すこととした。過去	
	に発生した宮城県沖のプレート間地震では、面積の小さな強震	
	動生成域に大きな応力降下量が考慮されているが(32)(56), これら	
	はアスペリティの階層構造 <sup>(57)</sup> として整理される。なお,不確か	
	さとして考慮した応力降下量は、他地域で想定されている巨大	
	地震 <sup>(54)</sup> と比べても大きい傾向を示すことを確認している。	
	西皮 これ、くり八つく男用でかりことを推覧している。	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	展」的设为比较(对于以 25 平 12 万中語)
	(c) 強震動生成域の位置	評価の追加(審査資料に基づき強震動生成域の位置の不確かさを
	基本ケースの強震動生成域の位置は、2011 年東北地方太平洋	考慮)
	沖地震や過去に繰り返し発生している宮城県沖地震の強震動生	
	成域を含み、また、敷地に対し影響が大きい位置であるが、さら	
	に保守的な評価として強震動生成域を敷地に対して最も近い位	
	置に設定したケースを不確かさとして考慮した。	
	(d) 破壞開始点	記載の充実(破壊開始点の説明を充実)
	破壊開始点は,破壊が敷地に向かう位置に設定した場合が最	
	も影響が大きい傾向にあることから、基本ケースで不確かさは	
	あらかじめ考慮されている。	
	(a)~(d)を踏まえ考慮した不確かさケースを第5.5-6表に示	評価の追加 (審査資料に基づき不確かさケースを追加)
	す。応力降下量(短周期レベル)の不確かさを考慮した「不確か	
	さケース1」を設定し、さらに、応力降下量(短周期レベル)の	
	不確かさに強震動生成域の位置の不確かさを重畳して考慮した	
	「不確かさケース2」を設定した。	
	不確かさケースとして設定した断層パラメータを第5.5-7表	
	に, 断層モデルを第 5.5-5 図及び第 5.5-6 図に示す。	
	c. 応答スペクトルに基づく地震動評価	評価の変更 (東北地方太平洋沖型地震の地震動評価を 2011 年東北
	2011 年東北地方太平洋沖地震の各地で観測された揺れは、地	地方太平洋沖地震のはぎとり波から応答スペクトルに基づく地震
	震動的にはM8前半の規模を適用した距離減衰式と整合するこ	動評価及び断層モデルを用いた手法による地震動評価に変更)
	とが指摘されており(54)(55),具体的にどのような規模を当てはめ	
	るかや周波数特性等、地震規模と距離減衰式の適用に関しては	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	展」前後对比较(对于及 23 年 12 万中語)
	課題がある。一方,敷地では2011年東北地方太平洋沖地震の観	
	測記録が得られていることから、2011 年東北地方太平洋沖型地	
	震の応答スペクトルに基づく地震動評価として、この観測記録	
	に基づく地震動を設定した。具体的には,2011年東北地方太平	
	洋沖地震の敷地自由地盤の岩盤上部における観測記録につい	
	て、表層の影響を除去したはぎとり波を包絡する応答スペクト	
	ルを設定した。	
	応答スペクトルに基づく地震動評価結果を第 5.5-7 図に示	
	<u> </u>	
	d. 断層モデルを用いた手法による地震動評価	評価の変更 (東北地方太平洋沖型地震の地震動評価を 2011 年東北
	2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層モデルを用いた手法に	地方太平洋沖地震のはぎとり波から応答スペクトルに基づく地震
	よる地震動評価は、2011 年東北地方太平洋沖地震の敷地での観	動評価及び断層モデルを用いた手法による地震動評価に変更)
	測記録との整合性を確認した統計的グリーン関数法(58)(59)(60)を	
	<u>用いて行った。</u>	
	断層モデルを用いた手法による地震動評価結果について,基	
	本ケースを第5.5-8図に、不確かさケース1を第5.5-9図に、	
	不確かさケース2を第5.5-10図に示す。	
(2) 海洋プレート内地震	(2) 海洋プレート内地震	
	a. 2011年4月7日宮城県沖型地震の基本ケース	記載の適正化(章構成の見直し)
2011 年4月7日宮城県沖の地震は、余震の発生状況と震源域	2011年4月7日宮城県沖の地震については、強震動シミュレ	評価の充実(2011年4月7日宮城県沖型地震の説明を充実)
の詳細な速度構造推定結果から、海洋性マントル最上層の低速	<u>ーション解析が実施されており(61)</u> ,この断層モデルを参考にし	
<u>度</u> 域内で発生したとされている <sup>(42)</sup> 。また,この低速度域は,震源	た統計的グリーン関数法によるシミュレーション解析結果と敷	

申請時(H25.12.27)	計り中調書 (2 万光电用原丁炉池設の変更) 添刊八の内 15. 地 補正申請書(案)	辰」削復刈丘衣(刈平成 25 平 12 月中請) 果北電刀株式会社 備 考
中 <sub>间</sub> 吋(H25.12.27)		)
域の北側にも拡がっていることから、この特徴も考慮し、2011年	地での観測記録との整合性の確認を行ったうえで, 基本ケース	
4月7日宮城県沖型地震の地震規模をM7.5として評価する。さ	の断層モデルの設定を行った。	
らに,破壊開始点は,断層の破壊が敷地に向かう位置に複数想定	断層の位置は、2011 年4月7日宮城県沖の地震の断層位置及	
する。なお、地震調査研究推進本部(2012.12)では、「繰返し以	び傾斜角が敷地に対して厳しい位置であることから、2011 年4	
外の地震」として、宮城県沖の領域にM7.0~7.3 の規模のプレ	月7日宮城県沖の地震が発生した海洋性マントル内に設定し	
ート内地震を考慮しているが、M7.5 はこの規模を上回る。	た。「5.3.2 海洋プレート内地震」に示すとおり、2011 年4月	
	7日宮城県沖の地震は、余震の発生状況と震源域の詳細な速度	
	構造推定結果から,海洋性マントル最上層の低速度域内で発生	
	したとされており(27),この低速度域は震源域の北側にも拡がっ	
	ていることから、地震規模は、この特徴も考慮し、M7.5として	
	<u>評価した。</u>	
	また,2011年4月7日宮城県沖の地震の短周期レベルは,東	記載の充実(2011年4月7日宮城県沖の地震の短周期レベルに関
	北地方の二重深発地震面上面の地震として最も大きいことから	する説明を充実)
	(50)(62), 基本ケースでは 2011 年 4 月 7 日宮城県沖の地震の地震モ	
	ーメントと短周期レベルの関係相当の短周期レベルを考慮し	
	<u>た。</u>	
設定した断層パラメータを <u>第 5.2.5-2表</u> に, 断層モデルを <u>第</u>	設定した断層パラメータを <u>第 5.5-8 表</u> に, 断層モデル図を <u>第</u>	記載の適正化 (図表番号の変更)
<u>5.2.5-3 図</u> に示す。	<u>5.5-11 図</u> に示す。	
	b. 不確かさを考慮したケースの設定	評価の追加(審査資料に基づき不確かさの整理及び不確かさケー
	地震動評価に与える影響が大きい主要なパラメータである地	スを追加)
	震規模, 断層の位置, 短周期レベル (応力降下量), 強震動生成	
	域の位置及び破壊開始点について整理を行ったうえで不確かさ	

申請時(H25.12.27)	計り中間音 (2 5 光电 用	備 考
	を考慮したケースの設定を行った。	
	(a) 地震規模	記載の充実(地震規模の説明を充実)
	地震規模は、不確かさをあらかじめ基本ケースに考慮するこ	
	ととし、過去の東北地方で発生した沈み込んだ海洋プレート内	
	地震の最大規模 (M7.3) を上回る規模としてM7.5 を設定した。	
	また,この設定は、北海道と東北地方では海洋プレート内地震の	
	発生機構や地震テクトニクスに違いはあるものの, 沈み込んだ	
	海洋プレート内地震として最大規模の 1993 年釧路沖地震 (M	
	7.5) と同規模である。	
	(b) 断層の位置	評価の追加(審査資料に基づき断層位置の不確かさを追加)
	基本ケースでは、2011 年4月7日宮城県沖の地震の断層位置	
	及び低速度域の北側への拡がりを考慮し、2011年4月7日宮城	
	県沖の地震が発生した海洋性マントル内に設定している。断層	
	位置の不確かさとして、破壊領域がさらに敷地に近くなるよう	
	に海洋性マントルを超えて海洋地殻内へ断層面を拡げることを	
	<u>考慮した。</u>	
	(c) 短周期レベル(応力降下量)	評価の追加(審査資料に基づき強震動生成域を海洋地殻に設定す
	2011 年4月7日宮城県沖の地震の短周期レベルが東北地方で	る場合の短周期レベルの不確かさを追加)
	発生した二重深発地震面上面の地震として最も大きい値である	
	ことから、保守的に2011年4月7日宮城県沖の地震に相当する	
	短周期レベルを基本ケースの不確かさとしてあらかじめ考慮し	
	た。また、北海道の海洋プレートでは、海洋性マントルの応力降	

申請時(H25.12.27)	計り中調音(2万光電用原士炉施設の変更) 添刊八の内(5.地 補正申請書(案)	辰」削後对比衣(对平成 25 年 12 月中請) 果北電刀株式会社 備 考
	下量は,海洋地殼より大きく,東北地方の太平洋プレートでも同	
	様の傾向があることが知られている <sup>(63)(64)</sup> ことから,強震動生成	
	域を海洋地殻に設定する場合は、海洋地殻と海洋性マントルの	
	<u>物性の違い<sup>(32) (37) (63) (64) (65)</sup>を踏まえた設定とする。</u>	
	(d) 強震動生成域の位置	評価の追加(審査資料に基づき強震動生成域の位置の不確かさを
	基本ケースでは、2011年4月7日の宮城県沖の地震の強震動	追加)
	生成域の位置を踏襲し、北側の低速度域の拡がりを考慮した拡	
	張部分の強震動生成域は保守的に断層上端に設定した。不確か	
	さとしては,全ての強震動生成域を断層上端に設定するケース,	
	さらに強震動生成域を集約するケースを考慮した。	
	(e) 破壞開始点	記載の充実(破壊開始点の説明を充実)
	破壊開始点を破壊が敷地に向かう位置に設定した場合が最も	
	影響が大きい傾向であることから、基本ケースで不確かさはあ	
	らかじめ考慮されている。_	
	(a)∼(e)を踏まえ考慮した不確かさケースを第5.5−9表に示	評価の追加(審査資料に基づき不確かさケースを追加)
	<u>す。基本ケースに強震動生成域の位置の不確かさを考慮し、「不</u>	
	確かさケース1」を設定した。断層位置の不確かさを考慮し、敷	
	地に近づくよう海洋地殻内に配置した「不確かさケース2」を設	
	定した。さらに、海洋性マントル内で強震動生成域を集約した	
	「不確かさケース3」を設定した。	
	<u>不確かさケースとして設定した断層パラメータを第 5.5-8</u>	
	表, 第 5.5-10 表及び第 5.5-11 表に, 断層モデルを第 5.5-12	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
	図~第 5. 5-14 図に示す。	
	<u>c. 応答スペクトルに基づく地震動評価</u>	記載の適正化(章構成の見直し)
<u>応答スペクトルに基づく地震動評価としては,</u> 海洋プレート	2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震の応答スペクトルに基づく地	記載の適正化 (表現の統一)
内で発生する地震は, 同程度の規模のプレート間地震や内陸地	<b>震動評価は</b> ,海洋プレート内で発生する地震は同程度の規模の	
殻内地震に比べて短周期成分が卓越することが知られている <sup>(43)</sup>	プレート間地震や内陸地殻内地震に比べて短周期成分が卓越す	記載の適正化 (文献番号の変更)
ことから, Noda et al. (2002) の方法に基づく応答スペクトル	ることが知られている <sup>(66)</sup> ことから, Noda et al. (2002) の方法	
に対する敷地で得られた海洋プレート内地震の観測記録の応答	に基づく応答スペクトルに対する敷地で得られた海洋プレート	
スペクトル比を Noda et al. (2002) に対する補正係数として考	内地震の観測記録の応答スペクトル比を Noda et al. (2002) に	
慮する。応答スペクトルに基づく 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地	対する補正係数として考慮 <u>して行った。</u>	記載の適正化(表現の統一)
震の地震動評価結果を第 5.2.5-4 図に示す。	応答スペクトルに基づく地震動評価結果を第 5.5-15 図に示	評価の追加 (審査資料に基づき不確かさケースを追加)
	<u>す。</u>	
	d. 断層モデルを用いた手法による地震動評価	記載の適正化 (章構成の見直し)
断層モデルを用いた手法による地震動評価としては,統計的	2011 年4月7日宮城県沖型地震の断層モデルを用いた手法に	評価の追加 (審査資料に基づき不確かさケースを追加)
グリーン関数法 <sup>(44) (45) (46)</sup> を用いる。断層モデルを用いた手法によ	よる地震動評価は、海洋性マントル内に強震動生成域を設定し	
る 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震の地震動評価結果を第 5.2.5	た基本ケース,不確かさケース1及びケース3については,2011	
<u>-5図に示す。</u>	年4月7日宮城県沖の地震の敷地での観測記録との整合性を確	
	認した統計的グリーン関数法 <sup>(58) (59) (60)</sup> を用いた。強震動生成域を	
	海洋地殻に設定した不確かさケース2については、海洋地殻の	
	地震動特性が反映できるように経験的グリーン関数法 <sup>(58) (59)</sup> を用	
	いた。要素地震は、敷地周辺で観測された海洋プレート内地震の	
	うち,強震動生成域に近く,震源メカニズムが逆断層型の 2012	
	年3月30日の宮城県沖の地震 (M4.6) とした。要素地震の震央	

申請時(H25.12.27)	計り中調者 (2 万光电用原丁炉池設の変更) 添刊八の内 15. 地 補正申請書(案)	辰」削復刈丘衣(刈平成 25 年 12 月中間) 果北電刀株式会社 備 考
	位置と発震機構を第 5.5-16 図に示す。	
	2011 年4月7日宮城県沖型地震の断層モデルを用いた手法に	
	よる地震動評価結果について,基本ケースを第5.5-17図に,不	
	確かさケース1を第5.5-18図に,不確かさケース2を第5.5-	
	19 図に,不確かさケース 3 を第 5.5-20 図に示す。	
(3) 内陸地殼内地震	(3) 内陸地殼内地震	
	<u>a. 基本ケース</u>	記載の適正化(章構成の見直し)
	<ul><li>(a) F − 6 断層~F − 9 断層による地震</li></ul>	記載の適正化(章構成の見直し)
「3. 地盤」によれば、F-6断層~F-9断層は断層長さ <u>約</u>	「3. 地盤」によれば,F-6断層~F-9断層の断層長さ <u>は</u>	記載の適正化(表現の統一)
22km, 傾斜角は90度ないし高角の東落ちと推定されている。	<u>23.7km</u> , 傾斜角は90度ないし高角の東落ちと推定されている。	評価の変更(「3. 地盤」に基づき断層長さを変更)
$F-6$ 断層 $\sim$ $F-9$ 断層による地震の基本ケースは、敷地が	敷地が位置する東北地方の活断層は逆断層が卓越することを	
位置する東北地方の活断層は逆断層が卓越することを踏まえ,	踏まえ, $F-6$ 断層 $\sim$ $F-9$ 断層による地震の基本ケースは, 地	記載の適正化(表現の統一)
地震調査研究推進本部 <u>(2009.7)</u> を参考に, 断層長さ <u>22km</u> , 断	震調査研究推進本部 <u>(2009c) <sup>(68)</sup></u> を参考に,断層長さ <u>は 23.7km</u> ,	記載の適正化(表現の統一),文献の追加(F-6断層~F-9断
層傾斜角は西傾斜 60 度の逆断層と <u>する。</u> また,金華山付近では,	断層傾斜角は西傾斜 60°の逆断層と <u>した。</u> また,金華山付近で	層による地震に関連して追加),評価の変更(「3.地盤」に基づき
2011 年東北地方太平洋沖地震の余震と考えられる地震が深さ	は,2011 年東北地方太平洋沖地震の余震と考えられる地震が深	断層長さを変更)
20km 付近で <u>集中的に</u> 発生している。この微小地震の <u>集中箇所の</u>	さ 20km 付近で発生している。この微小地震の拡がりは限定的で	記載の適正化(表現の統一)
拡がりは限定的であり、また、F-6断層~F-9断層との位置	あり,また,F-6断層~F-9断層との位置的な関係も不明確	
的な関係も不明確であるが、 <u>保守的にこれらの影響を</u> F-6断	であるが、これらの影響をF-6断層~F-9断層の地震動評	記載の適正化(表現の統一)
層~F-9断層の地震動評価に <u>反映させることとする</u> 。具体的	価に <u>反映した。</u> 具体的には,地震発生層の下限 <mark>は深さ 15km と考</mark>	記載の充実(地震発生層の説明を充実)
には、F-6断層~F-9断層の地震発生層下限を微小地震の	$\frac{$ えられるものの, $ F-6$ 断層~ $F-9$ 断層の地震発生層 $ \overline{ \mathbb{F} } $ を	記載の適正化(表現の統一)
集中を踏まえ深さ 22km に設定 <u>する。</u> 基本ケースのアスペリティ	微小地震の発生状況を踏まえ深さ 22km に設定 <u>した。また,</u> 基本	記載の適正化(表現の統一)
位置については、F-6断層及びF-9断層の地表に変位が認	ケースのアスペリティの位置については、F-6断層及びF-	

申請時(H25.12.27)	新り中調音(2万光电用原丁炉池設の変更) 添り八の内 「5. 地 補正申請書(案)	辰」削復刈丘衣(刈平风 25 平 12 月中頃) 果北電刀株式会在 備 考
<b>中间时</b> (1123.12.27)	間止下明白(木/	ma va
められる範囲のうち敷地に近い位置にそれぞれ設定 <u>する。</u> さら	9断層の地表に変位が認められる範囲のうち敷地に近い位置に	
に、破壊開始点についても、断層の破壊が敷地に向かう位置に <u>想</u>	それぞれ設定 <u>した。</u> さらに、破壊開始点についても、断層の破壊	記載の適正化 (表現の統一)
<u>定する</u> 。 <u>断層パラメータ</u> を第 <u>5. 2. </u> 5-3 表に, <u>基本ケースの</u> 断層	が敷地に向かう位置に <u>設定した。</u>	記載の適正化(表現の統一)
モデルを第 <u>5.2.</u> 5-6 図に示す。	<u>設定した</u> 断層パラメータを <u>第 5.5-12 表</u> に,断層モデルを <u>第</u>	記載の適正化(表現の統一、図表番号の変更)
	<u>5.5-21 図</u> に示す。	
	(b) 仙台湾の断層群による地震	記載の適正化(章構成の見直し)
	<u>「3. 地盤」によれば,F−12 断層~F−14 断層の傾斜角は,</u>	評価の追加(審査資料に基づき連動を考慮する断層群を追加)
	90°ないし高角と推定されており、敷地が位置する東北地方の	
	活断層は逆断層が卓越することを踏まえ,地震調査研究推進本	
	部(2009c)を参考に西傾斜 60°と設定した。仙台湾北部の南傾	
	斜の仮想震源断層における傾斜角についても,F-12 断層〜F	
	<u>-14 断層と同様に 60°と設定した。アスペリティ位置について</u>	
	は、敷地に近い位置にそれぞれ設定した。さらに、破壊開始点は	
	断層の破壊が敷地に向かう位置に設定した。	
	設定した断層パラメータを第 5.5-13 表に,断層モデルを第	
	5.5-22 図に示す。	
	b. 不確かさを考慮したケースの設定	記載の適正化(章構成の見直し)
震源の不確かさとしては、平成19年(2007年)新潟県中越沖	<u>F-6断層~F-9断層による地震及び仙台湾の断層群によ</u>	評価の追加(審査資料に基づきF-6断層からF-9断層による
<u>地震における知見を踏まえた検討を行う。不確かさケースの断</u>	る地震に考慮した不確かさケースを第 5.5-14 表に示す。平成	地震について断層傾斜角の不確かさ及びアスペリティの不確かさ
層パラメータを第 5.2.5-4 表に示す。	19 年(2007 年)新潟県中越沖地震における短周期レベル(応力	を追加, 仙台湾の断層群による地震の評価を追加)
	降下量)の知見を踏まえ,「不確かさケース1」を設定した。 F	
	<u>-6断層~F-9断層による地震については、さらに、断層傾斜</u>	

申請時(H25.12.27) 補正申請書(案) 角の不確かさを考慮した「不確かさケース2」及びアスペリティ を1つに集約した「不確かさケース3」を設定した。不確かさを 考慮した各ケースの断層パラメータを第 5.5-15 表~第 5.5-18表に、断層モデルを第5.5-21図~第5.5-24図に示す。 c. 応答スペクトルに基づく地震動評価 記載の適正化(章構成の見直し) 応答スペクトルに基づく地震動評価としては、解放基盤表面 応答スペクトルに基づく地震動評価としては、解放基盤表面 における水平方向及び鉛直方向の地震動の応答スペクトルを予 における水平方向及び鉛直方向の地震動の応答スペクトルを予 測し、敷地の特性等を適切に反映することが可能な Noda et al. 測し、敷地の特性等を適切に反映することが可能な Noda et al. (2002) の方法を用いた。応答スペクトルに基づくF-6 断層~ 記載の適正化 (表現の統一) (2002) の方法を用いる。応答スペクトルに基づくF-6 断層~ F-9 断層による地震の地震動評価結果を<mark>第5.5-25 図</mark>に示す。 記載の適正化 (図表番号の変更) F-9断層による地震の地震動評価結果を第 5.2.5-7 図に示 す。 仙台湾の断層群による地震の地震動評価結果を第 5.5-26 図に 評価の追加(審査資料に基づき連動を考慮する断層群を追加) 示す。 d. 断層モデルを用いた手法による地震動評価 記載の適正化(章構成の見直し) 断層モデルを用いた手法による地震動評価は統計的グリーン F-6断層~F-9断層による地震については、短周期側を 評価の変更(審査資料の基づきF-6断層~F-9断層による地 震はすべてハイブリッド合成法に変更) 関数法を採用する。また、基本ケースについて、短周期側を統計 統計的グリーン関数法とし、長周期側に理論的手法を用いたハ 的グリーン関数法とし、長周期側に理論的手法を用いたハイブ イブリッド合成法を採用した。長周期域の理論計算は、久田 リッド合成法も併せて採用する。ハイブリッド合成法の長周期 (1997) (69) による波数積分法を用いた。断層モデルを用いた手 記載の適正化(文献番号の変更) 域の理論計算は, 久田 (1997) (47)による波数積分法を用いる。断 法によるF-6断層~F-9断層による地震の地震動評価結果 層モデルを用いた手法によるF-6断層~F-9断層による地 について, 基本ケースを第5.5-27図に, 不確かさケース1を第 震の地震動評価結果を第5.2.5-8図に示す。 5.5-28 図に,不確かさケース2を第5.5-29 図に,不確かさケ ース3を第5.5-30図に示す。 仙台湾の断層群による地震については、活断層の連動による | 評価の追加(審査資料に基づき連動を考慮する断層群による評価

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	展」的反对比较(对于以 20 年 12 万中胡)
	規模の大きな地震であることを踏まえ、表面波の卓越が地震動	を追加)
	評価に反映できるように経験的グリーン関数法(58)(59)(70)を用い	
	た。要素地震は,敷地周辺で観測された内陸地殻内地震のうち,	
	震源メカニズムが類似しており、表面波の卓越がみられる 2003	
	年7月26日宮城県中部の地震 (M5.5)とする。要素地震の震央	
	位置と発震機構を第 5.5-31 図に示す。断層モデルを用いた手	
	法による仙台湾の断層群による地震の地震動評価結果につい	
	て,基本ケースを第5.5-32図に,不確かさケース1を第5.5-	
	<u>33 図に示す。</u>	
5.2.5.3 活断層の連動を考慮した地震動(旭山撓曲・須江断層)	(削除)	記載の適正化(章構成の見直し:「5.5.2.1 (3)」に包含)
加護坊山-箟岳山断層,旭山撓曲・須江断層及び 2003 年宮城		
県中部の地震南部セグメント断層(この章において,「旭山撓曲・		
須江断層周辺の断層」という。)については,断層分布の特徴,		
<u>地震活動の特徴等から、個別の単独活動が基本ケースと考えら</u>		
れ,検討用地震としては選定しないものの,2003 年宮城県中部		
の地震の際, 連続して活動したことを考慮し, 同時活動を考慮し		
た地震動評価を行う。		
「3. 地盤」に示すとおり、2003 年宮城県中部の地震は、旭		
山撓曲・須江断層に対応する。2003 年宮城県中部の地震につい		
ては, Hikima and Koketsu (2004) <sup>(48)</sup> が震源モデルを示してい		
ることから、これを参考に旭山撓曲・須江断層周辺の断層による		

申請時(H25.12.27) 補正申請書(案) 地震の震源モデルを設定する。また、旭山撓曲・須江断層周辺の 断層の地震発生層は、気象庁地震カタログ及び海野ほか(2004) を参考に、上端深さ 2km、下端深さ 11km とした。設定した断層 パラメータを第 5.2.5-5 表に、断層モデルを第 5.2.5-9 図に <u>示す。</u> Noda et al. (2002) による地震動評価結果を第 5.2.5-10 図 に、統計的グリーン関数法を用いた地震動評価結果を第5.2.5-11 図に示す。 5.2.5.4 震源を特定せず策定する地震動 5.5.3 震源を特定せず策定する地震動 記載の適正化(章構成の見直し) 「3. 地盤」の検討結果から、敷地近傍に耐震設計上考慮すべ 「3. 地盤」の検討結果から、敷地近傍に耐震設計上考慮すべ き活断層は存在しないものの、敷地周辺の状況などを十分考慮 き活断層は存在しないものの、敷地周辺の状況などを十分考慮 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 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全てを事前に評価しうるとは言 可能性のある内陸地殻内地震の全てを事前に評価しうるとは言 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 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。 考慮する。 敷地が位置する北上山地南部は、安定した地質で活断層も少 5.5.3.1 評価方法 記載の適正化(章構成の見直し) 震源と活断層を関連付けることが困難な過去の内陸地殻内地|評価方針の変更(審査資料に基づき「震源を特定せず策定する地 なく, 規模の大きな地震は知られておらず, 地震活動も活発では 震動」全体について、最新知見及び先行サイトの審査状況を反映) 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し ない。 敷地周辺の震源と活断層を関連づけることが困難な地震の最 源近傍における観測記録を収集し、敷地の地盤物性を踏まえた 大規模は、地震発生層を飽和する震源断層による地震によるも 応答スペクトルを設定する。

申請時(H25.12.27) 補正申請書(案) のと考え、地震発生層の上端から下端まで拡がる断層幅及びそ れに等しい断層長さをもつ震源断層を仮定すると,敷地周辺の 記載の適正化 (章構成の見直し) 5.5.3.2 既往の知見 地震発生層の厚さから、入倉・三宅 (2001) の断層面積と地震モ 加藤ほか(2004)(71)は、内陸地殻内地震を対象として、詳細な ーメントの経験的な関係式及び武村 (1990) の地震モーメントと 地質学的調査によっても震源位置と地震規模をあらかじめ特定 Mの経験的な関係式を用いて算定すると、断層傾斜角 60 度の場 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 合でM6.5, 断層傾斜角 45 度の場合でM6.8 に相当する。したが て、震源を事前に特定できない地震による地震動の上限スペク って、敷地周辺において震源と活断層を関連づけることが困難 トルを設定している。加藤ほか(2004)による応答スペクトルに な地震の最大規模は M6.8 程度と考えられ、それを上回るような 対し, Noda et al. (2002)の方法による地盤増幅特性を用いて敷 規模の、震源と活断層とを関連づけることが困難な地震が発生 地の地盤物性を考慮した応答スペクトルを第5.5-34図に示す。 する可能性は低いと考えられる。 これにより、震源近傍の硬質岩盤上の強震記録を収集し設定 | 5.5.3.3 検討対象地震の選定と震源近傍の観測記録の収集 記載の適正化(章構成の見直し) された加藤ほか (2004) (51)による応答スペクトルに対し Noda et 震源と活断層を関連付けることが困難な過去の内陸地殻内地 al. (2002) の方法より求めた地盤増幅特性を用いて「震源を特 震の震源近傍の観測記録の収集においては,以下の2種類の地 定せず策定する地震動」の応答スペクトルを設定する。「震源を 震を対象とした。 特定せず策定する地震動」の応答スペクトルを第 5.2.5-12 図 ・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、その全容を表すまでには至ってい に示す。 「震源を特定せず策定する地震動」の応答スペクトルと原子 ないMw6.5以上の地震。 力安全基盤機構(2005)(52)による敷地が位置する領域〔東北(中 ・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 北部)〕における年超過確率の比較を第5.2.5-13図に示す。同 でも発生すると考えられる地震で、震源の位置も規模もわか 図によると、加藤ほか(2004)に基づき設定した「震源を特定せ ら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 ず策定する地震動」の年超過確率は10<sup>-5</sup>~10<sup>-6</sup>程度である。 <u>Mw6.5</u>未満の地震。 検討対象地震を第5.5-19表に示す。

申請時(H25.12.27)	計り中間音(2万光电用ホーアル設の友文) ポリハの内 13. 地 補正申請書(案)	展」的设为比较(对于以 25 平 12 万中語)
	(1) Mw6.5以上の地震	記載の適正化(章構成の見直し)
	第 5.5-19 表に示した検討対象地震のうち、Mw6.5 以上の	
	2008年岩手・宮城内陸地震及び 2000年鳥取県西部地震の震源域	
	と敷地周辺との地域差を検討し、観測記録収集対象の要否につ	
	<u>いて検討を行う。</u>	
	<u>a. 2008</u> 年岩手・宮城内陸地震	記載の適正化(章構成の見直し)
	2008 年岩手・宮城内陸地震の震源域近傍は、新第三紀以降の	
	火山岩及び堆積岩が厚く堆積し,中新世以降に形成された褶曲	
	及び断層が分布する。また、2008年岩手・宮城内陸地震の震源	
	域は火山フロントに位置し、火山活動が活発な地域である。さら	
	<u>に、産業技術総合研究所(2009)(72)</u> によるひずみ集中帯分布図に	
	よれば、震源近傍は、地質学的・測地学的ひずみ集中帯の領域内	
	<u>にある。</u>	
	一方,敷地周辺は,硬質な中・古生界の砂岩及び頁岩を主とす	
	る堆積岩類が褶曲構造による繰り返しを伴いながら広く分布	
	し,変動地形の疑いのあるリニアメント等は認められていない。	
	また, 敷地は火山フロントの東側(前弧側)の地域に位置し第四	
	紀の火山活動などは知られておらず、ひずみ集中帯からも外れ	
	た地域に位置している。	
	以上のことから、敷地周辺地域は、2008年岩手・宮城内陸地	
	震の震源域とは地質学的・測地学的等の背景が異なることから,	
	2008 年岩手・宮城内陸地震は観測記録収集の対象外とした。	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
	b. 2000 年鳥取県西部地震	記載の適正化(章構成の見直し)
	2000 年鳥取県西部地震の震源域を地震地体構造からみた場	
	合,地形地質上,安定隆起とされているが,島弧の内帯に位置す	
	るため,外帯と比較し,地震活動及び断層数が少なく,分布密度	
	が高い。また、震源域付近の地質・地質構造は、主に古第三紀の	
	花崗岩及び貫入岩体として新第三紀中新世の安山岩~玄武岩質	
	<u>の岩脈が分布している。</u>	
	2000 年鳥取県西部地震が発生した山陰地域について、岡田	
	(2002) (73) は,第四紀中期以降に新たに断層面を形成して,断層	
	が発達しつつあり、活断層の発達過程としては初期ないし未成	
	<u>熟な段階としている。また、高田ほか(2003)(74)では、リニアメ</u>	
	ントの集中がみられる地域とされている。	
	一方,敷地周辺の地震地体構造は,地形地質上,外弧隆起帯,	
	安定域とされており、島弧の外帯に位置するため、内帯と比較	
	し,地震活動が著しく少なく,断層数が少なく,分布密度も低い	
	とされている。また、敷地周辺の地質・地質構造は、中・古生界	
	の堆積岩が広く分布し、それらは白亜紀前期に形成されたと理	
	解されている。牡鹿半島を含む北上山地南部には活断層がみら	
	れず、変動地形の疑いのあるリニアメント等は認められない。	
	以上より、敷地周辺地域と 2000 年鳥取県西部地震震源域とは	
	地震地体構造, 地質・地質構造, 活断層の特徴等に地域差が認め	
	られることから、2000 年鳥取県西部地震は観測記録収集対象外	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
	<u>とした。</u>	
	(2) Mw6.5 未満の地震	記載の適正化(章構成の見直し)
	第 5.5-19 表に示した検討対象地震のうち,2008 年岩手・宮	
	城内陸地震及び 2000 年鳥取県西部地震を除いた 14 地震につい	
	て, 震源近傍の観測記録を収集して, その地震動レベルを整理し	
	た。その結果,2004 年北海道留萌支庁南部地震では,震源近傍	
	<u>の K−NET 港町観測点において,加藤ほか(2004)の応答スペク</u>	
	トルを超える記録が得られている。また, 佐藤ほか (2013) <sup>(75)</sup> が	
	詳細な地盤調査に基づいて基盤地震動の推定を行っており、信	
	<u>頼性の高い基盤地震動が得られていることから、これらを参考</u>	
	に K-NET 港町観測点の地盤モデルの不確かさ等を考慮し、基盤	
	<u>地震動を評価した。</u>	
	5.5.3.4 震源を特定せず策定する地震動の応答スペクトル	記載の適正化(章構成の見直し)
	以上の検討を踏まえ、「震源を特定せず策定する地震動」とし	評価の追加(審査資料に基づき,2004年北海道留萌支庁南部地震
	て,2004 年北海道留萌支庁南部地震を考慮した地震動の応答ス	の K-NET 港町観測点における観測記録を用いた評価を追加)
	ペクトルを設定した。「震源を特定せず策定する地震動」の応答	
	スペクトルを第 5.5-35 図に示す。	
<u>5.2.5.5</u> 基準地震動 <u>Ss</u> の策定	<u>5.5.4</u> 基準地震動 <u>S s</u> の策定	記載の適正化(章構成の見直し、表現の統一)
「 <u>5.2.5.2</u> 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」及び	「 <u>5.5.2</u> 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」及び	記載の適正化(章構成の見直し)
「 <u>5.2.5.4</u> 震源を特定せず策定する地震動」の評価結果に基づ	「 <u>5.5.3</u> 震源を特定せず策定する地震動」の評価結果に基づ	記載の適正化(章構成の見直し)

タ川原丁刀光电別 光电用原丁炉設置変更 申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	展」的设为比较(对于以 20 平 12 万中间) <sup>宋北电力株式云社</sup> 備 考
き,敷地へ及ぼす影響を考慮した上で基準地震動 <u>Ss</u> を策定す	き、敷地へ及ぼす影響を考慮した上で基準地震動 <u>Ss</u> を策定す	記載の適正化 (表現の統一)
る。	る。	
5.2.5.5.1 敷地ごとに震源を特定して策定する基準地震動 <u>Ss</u>	5.5.4.1 敷地ごとに震源を特定して策定する基準地震動 <u>Ss</u>	記載の適正化(章構成の見直し、表現の統一)
(1) 設計用応答スペクトル		削除(章構成の見直し)
「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	「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	
の設計用応答スペクトルは,「 <u>5.2.5.2</u> 敷地ごとに震源を特定	<u>Ss</u> の設計用応答スペクトルは,「 <u>5.5.2</u> 敷地ごとに震源を特	記載の適正化 (表現の統一)
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	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	
平方向及び鉛直方向の地震動として策定する。	水平方向及び鉛直方向の地震動として策定する。	
基準地震動 Ss-1(以下,水平方向を「基準地震動 Ss-1H」,鉛	(1) 応答スペクトルに基づく手法による基準地震動 Ss	評価の変更(審査資料に基づき基準地震動Ssを変更。詳細は以
直方向を「基準地震動 Ss-1V」という。)の設計用応答スペクト	プレート間地震の応答スペクトルに基づく地震動評価結果を	下。)
ルは,2011 年東北地方太平洋沖地震に対して,安全上重要な主	包絡する応答スペクトルを基準地震動 S s - D1 の設計用応答	① プレート間地震
要施設は概ね弾性範囲であることから、これを上回るよう 2011	スペクトル(以下,水平方向を「基準地震動 S s - D 1 H」,鉛	【申請】Ss-1 → 【補正】見直しS s − D 1
年東北地方太平洋沖型地震の応答スペクトルを包絡して設定す	直方向を「基準地震動Ss-D1V」という。)として設定した。	② 海洋プレート内地震(強震動生成域海洋性マントル内)
る。基準地震動 Ss-1 の設計用応答スペクトルを第 5. 2. 5−14 図	<u> 基準地震動 S s - D 1 のコントロールポイントを第 5.5-20 表</u>	【申請】Ss-2 → 【補正】見直しS s − D 2
に示す。	<u>に、設計用応答スペクトルを第 5.5-36 図に示す。</u>	③ 海洋プレート内地震 (強震動生成域海洋地殻内)
基準地震動 Ss-2(以下,水平方向を「基準地震動 Ss-2H」,鉛	また,海洋プレート内地震の応答スペクトルに基づく地震動	【申請】なし → 【補正】新規 Ss-D3
直方向を「基準地震動 Ss-2V」という。)の設計用応答スペクト	評価結果のうち、強震動生成域を海洋性マントル内に設定した	④ プレート間地震(断層モデル)
ルは、2011 年4月7日宮城県沖型地震及びF-6断層~F-9	ケースを包絡する応答スペクトルを基準地震動 S s - D 2 の設	【申請】なし → 【補正】新規 Ss-F1
断層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	計用応答スペクトル、強震動生成域を海洋地殻に設定したケー	⑤ プレート間地震(断層モデル)
果及び断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を全て包	スを包絡する応答スペクトルを基準地震動Ss-D3の設計用	【申請】なし → 【補正】新規 Ss-F2
終するように設定する。基準地震動 Ss-2 の設計用応答スペクト	応答スペクトル(以下,水平方向を「基準地震動Ss-D2H」,	⑥ 海洋プレート内地震(断層モデル)

女川原子力発電所 発電用原子炉設置変更許可申請書(2号発電用原子炉施設の変更) 添付六の内「5. 地震」前後対比表(対平成25年12月申請) 東北電力株式会社 申請時(H25.12.27) 補正申請書(案) 「基準地震動Ss-D3H」,鉛直方向を「基準地震動Ss-D 【申請】なし → 【補正】新規 Ss-F3 ルを第 5.2.5-15 図に示す。 (2) 設計用模擬地震波  $2V_{\parallel}$ ,「基準地震動 $S_{\parallel} = D_{\parallel} = V_{\parallel}$ という。)として設定した。 基準地震動 Ss-1 及び Ss-2 の模擬地震波は、それぞれの応答 基準地震動Ss-D2及びSs-D3のコントロールポイント スペクトルに適合するような周波数一振幅特性と、一様乱数の を第 5.5-21 表及び第 5.5-22 表に、設計用応答スペクトルを 位相特性を持つ正弦波の重ね合わせによって作成するものと 第5.5-37 図及び第5.5-38 図に示す。 し、振幅包絡線の経時的変化については、Noda et al. (2002) なお, 第5.5-39 図に示すとおり, 内陸地殻内地震の検討用地 に基づき、第5.2.5-6表に示す形状とする。 震の応答スペクトルに基づく地震動評価結果は、基準地震動S 基準地震動 Ss-1 の模擬地震波(以下,水平方向を「模擬地震 s-D1, Ss-D2及びSs-D3に包絡される。 波 Ss-1H<sub>1</sub>, 鉛直方向を「模擬地震波 Ss-1V<sub>1</sub> という。) 及び Ss-2 (2) 断層モデルを用いた手法による基準地震動 Ss の模擬地震波(以下,水平方向を「模擬地震波 Ss-2H」,鉛直方 プレート間地震,海洋プレート内地震及び内陸地殻内地震の 向を「模擬地震波 Ss-2V」という。)の作成結果を第5.2.5-7表 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果を第 5.5-40 図 ~第5.5-43 図に示す。このうちプレート間地震については、基 に示す。また、基準地震動 Ss-1 及び Ss-2 の応答スペクトルに 対する模擬地震波の応答スペクトルの比を第 5.2.5-16 図及び <u>準地震動Ss-D1を</u>上回る2ケースを基準地震動Ss-F1第 5. 2. 5-17 図に、模擬地震波の時刻歴波形を第 5. 2. 5-18 図 及びSs-F2として選定した(以下,水平方向を「基準地震動 及び第 5.2.5-19 図に示す。 Ss-F1H」,「基準地震動Ss-F2H」,鉛直方向を「基準 地震動 $S_s - F_1 V_J$ ,「基準地震動 $S_s - F_2 V_J$ という。)。 また、海洋プレート内地震の強震動生成域を海洋性マントル に設定したケースについては、時刻歴波形の主要動の継続時間 等の特性を考慮し不確かさケース3を基準地震動Ss-F3と して選定した(以下、水平方向を「基準地震動Ss-F3H」、

鉛直方向を「基準地震動Ss-F3V」という。)。

なお、内陸地殻内地震の断層モデルを用いた手法による地震

申請時(H25.12.27)	計り中間書(2万光电用原丁炉池設の変更) 旅内への内・3. 地 補正申請書(案)	展」前後对比及(对于及 25 年 12 万中語)
	動評価は,第5.5-43図に示すとおり,基準地震動Ss-D1,	
	<u>Ss-D2及びSs-D3に包絡される。</u>	
	「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」に基づく基準	
	地震動 S s の応答スペクトルを第 5.5-44 図に示す。	
	<u> </u>	
5.2.5.5.2 震源を特定せず策定する地震動による基準地震動 <u>Ss</u>	5.5.4.2 震源を特定せず策定する地震動による基準地震動 Ss	記載の適正化(章構成の見直し、表現の統一)
<u>5. 2. 3. 3. 2</u> 展像で付足とり水足りる地展動による室中地展動 <u>5.5</u>	<u>3.3.4.2</u> 展像を何足せり水足りる地展動による室中地展動 <u>3.8</u>	記載Vノ旭工化(早借以Vノ允良し、収光Vノル)
「5.2.5.4 震源を特定せず策定する地震動」で評価した「震	「5.5.3 震源を特定せず策定する地震動」の地震動評価結果	評価の変更(審査資料に基づき基準地震動Ssを変更)
源を特定せず策定する地震動」は, 第 5.2.5-20 図によると,	と「5.5.4.1 敷地ごとに震源を特定して策定する基準地震動	⑦ 震源を特定せず策定する地震動(留萌)
「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」による基準地震	Ss」の応答スペクトルを第 5.5-45 図に示す。同図より, 2004 年	【申請】包絡 → 【補正】新規 Ss-N1
動 Ss の設計用応答スペクトルを全ての周期において下回るた	北海道留萌支庁南部地震を考慮した地震動については,一部の	
め, 基準地震動は, 「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」	周期で「敷地ごとに震源を特定して策定する地震動」に基づく基	
で代表させる。	準地震動Ssの設計用応答スペクトルを上回ることから,「震源	
	を特定せず策定する地震動」に基づく基準地震動 S s - N1 とし	
	て選定した(以下、水平方向を「基準地震動Ss-N1H」、鉛	
	直方向を「基準地震動Ss-N1V」という。)。	
	<u>5.5.4.3 基準地震動Ssの時刻歴波形</u>	記載の適正化(章構成の見直し)
	基準地震動Ss-D1,Ss-D2及びSs-D3の時刻歴	評価の変更 (審査資料に基づき基準地震動Ssを変更)
	<u>波形は、それぞれの設計用応答スペクトルに適合するような周</u>	
	波数-振幅特性と、一様乱数の位相特性を持つ正弦波の重ね合	
	<u>わせによって作成する模擬地震波とし、振幅包絡線の経時的変</u>	
	化については, Noda et al. (2002) に基づき, 第 5.5-23 表に	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
	示す形状とした。	
	基準地震動 S s - D 1 の模擬地震波 (以下, 水平方向を「模擬	
	地震波Ss-D1H」,鉛直方向を「模擬地震波Ss-D1V」	
	という。), 基準地震動Ss-D2の模擬地震波 (以下, 水平方向	
	<u>を「模擬地震波Ss-D2H」,鉛直方向を「模擬地震波Ss-</u>	
	<u>D2V」という。)及びSs-D3の模擬地震波(以下、水平方</u>	
	向を「模擬地震波Ss-D3H」,鉛直方向を「模擬地震波Ss	
	-D3V」という。)の作成結果を第5.5-24表に示す。また,	
	基準地震動Ss-D1,Ss-D2及びSs-D3の設計用応	
	答スペクトルに対する模擬地震波の応答スペクトルの比を第	
	5.5-46 図~第 5.5-48 図に示す。	
	以上により策定した,応答スペクトルに基づく手法による基	
	準地震動Ss-D1,Ss-D2及びSs-D3の模擬地震波	
	<u>を第 5.5-49 図〜第 5.5-51 図に,断層モデルを用いた手法に</u>	
	<u>よる基準地震動Ss-F1,Ss-F2及びSs-F3の時刻</u>	
	歴波形を第 5.5-52 図~第 5.5-54 図に,震源を特定せず策定	
	<u>する地震動による基準地震動Ss-N1の時刻歴波形を第 5.5</u>	
	<u>-55 図に示す。</u>	
	<u>また, 基準地震動Ssの応答スペクトルを第5.5-56 図に, 最</u>	
	大加速度を第 5.5-25 表に示す。	
<u>5.2.5.6</u> 基準地震動 <u>Ss</u> の超過確率	<u>5.5.5</u> 基準地震動 <u>S s</u> の超過確率 <u>の参照</u>	記載の適正化(章構成の見直し、表現の統一)

申請時(H25.12.27)	可可中明音(2万元电用原)が他成の変更が一次的人の内・3.地 補正申請書(案)	備考
参考として、基準地震動 Ss の設計用応答スペクトルと日本原	日本原子力学会(2015) <sup>(76)</sup> の方法に基づいて算定した敷地に	評価の変更(審査資料に基づき最新の知見を反映して超過確率を
子力学会 (2007) <sup>(53)</sup> の方法に基づき算定した敷地における地震	おける地震動の一様ハザードスペクトルと基準地震動 Ss の応答	算定)
動の一様ハザードスペクトルを比較する。	スペクトルを比較する。	
一様ハザードスペクトルの作成に際して、特定震源モデル及	(1) 震源モデルの設定	記載の充実(検討の内容を詳細に記載)
び領域震源モデルについては,地震調査研究推進本部 (2012.12)	震源モデルとして、以下に示す特定震源モデルと領域震源モ	
に基づき設定した。	デルを設定した。	
	a. 特定震源モデル	
	(a) 海溝型地震	
	地震調査研究推進本部(2013)(77)を参考に,東北地方太平洋沖	
	型地震と宮城県沖地震を特定地震として評価した。東北地方太	
	平洋沖型地震の震源モデルの諸元は、神田ほか(2012), Asano and	
	Iwata (2012) 及び諸井ほか (2013) に基づき設定し,発生確率	
	は地震調査研究推進本部(2013)を適用した。また、宮城県沖地	
	震の震源モデルの諸元は地震調査研究推進本部 (2005) に基づき	
	設定し、発生確率は地震調査研究推進本部 (2013) を適用した。	
	設定した震源モデルの諸元を第5.5-26表に示す。	
	(b) 内陸地殼内地震	
	敷地から 100km 程度以内にある「[新編]日本の活断層」に掲載	
	されている確実度Ⅰ及びⅡの活断層及び敷地周辺の地質調査結	
	果に基づいて評価した活断層等を特定震源としてモデル化し、	
	これらの断層群の連動も考慮した。震源モデルの諸元を第5.5-	
	<u>27 表に示す。</u>	

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
	<u>b. 領域震源モデル</u>	
	<u>敷地から 100km 以内の領域をモデル化する。地震調査研究推</u>	
	進本部(2013)では、領域震源モデルに基づく評価に用いる各領	
	域の地震規模の設定にあたり、「モデル1」及び「モデル2」の	
	2つの考え方を示している。「モデル1」は従来の長期評価を基	
	本としたモデルであり、「モデル2」は地震活動度の不確実性を	
	大きくとるなどの検討を加えたモデルである。そこで, 領域区分	
	及び対象領域の最大マグニチュードについて地震調査研究推進	
	本部 (2013) を参考にモデル化した。設定した領域区分と最大マ	
	グニチュードを第 5.5-57 図に示す。	
	(2) 地震動伝播モデルの設定	
	東北地方太平洋沖型地震については, Noda et al. (2002) の	
	方法及び断層モデル手法による評価を実施した。その他の震源	
	<u>については,Noda et al. (2002) の方法を用い,観測記録に基</u>	
	づいた補正または,内陸補正を考慮した。	
	(3) ロジックツリーの作成	
	震源モデル及び地震動伝播モデルにおいて設定した各モデル	
	及び認識論的不確かさ要因について、地震調査研究推進本部	
	_(2012c) <sup>(78)</sup> 等を参考にロジックツリーに展開した。作成したロ	
	ジックツリーを第 5.5-58 図に示す。	
	(4) 確率論的地震ハザード評価結果	評価の変更(審査資料に基づき最新の知見を反映して超過確率を
比較結果を第 5.2.5-21 図に示す。基準地震動 Ss の設計用応	上記により評価した平均地震ハザード曲線を第 5.5-59 図に	算定)

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
<u>答スペクトルは、年超過確率で 10<sup>-3</sup>~10<sup>-5</sup>程度となっている。</u>	示す。また、震源別ハザード曲線を第5.5-60図に示す。年超過	
	確率 10-4 程度まではプレート間地震の特定震源が支配的であ	
	り、年超過確率が 10-5程度より低い範囲では海洋プレート内地	
	震の領域震源が支配的である。	
	<u>一様ハザードスペクトルと応答スペクトルに基づく手法によ</u>	
	る基準地震動Ss-D1~Ss-D3及び断層モデルを用いた	
	手法による基準地震動Ss-F1~Ss-F3との比較を第	
	<u>5.5-61 図に示す。</u>	
	短周期側で最も大きい基準地震動Ss-D2の応答スペクト	
	ルは短周期側で 10-4~10-6 の一様ハザードスペクトル程度であ	
	り、長周期側で最も大きい基準地震動Ss-D1の応答スペク	
	トルは周期1秒より長周期では 10-6の一様ハザードスペクトル	
	を超えている。また、基準地震動Ss-F1、F2は、基準地震	
	動Ss-D1を超過する帯域において 10 <sup>-6</sup> の一様ハザードスペ	
	クトルを超えている。また, 基準地震動 Ss-F3 は基準地震動 S s	
	-D2に包絡されており、短周期側では概ね 10 <sup>-4</sup> の一様ハザー	
	ドスペクトル程度である。	
	また、内陸地殻内地震の領域震源モデルによる一様ハザード	
	スペクトルと震源を特定せず策定する地震動に基づく基準地震	
	動 S s - N 1 との比較を第 5.5-62 図に示す。基準地震動 S s	
	-N1の応答スペクトルは,水平方向の周期 0.2~2秒付近では	
	$10^{-7}$ の一様ハザードスペクトルを超え,その他の周期帯では $10$	

申請時(H25.12.27)	計り中調者(2 5 年 亀 田 原 士 炉 他 設 の 変 更 )	長」削後刈丘衣(刈平成 23 平 12 月中 <i>雨)</i> 備 考	果北電刀株式会社
T HITTER CONTROL OF		NITO - J	
	<u>⁻⁵~10⁻⁻の一様ハザードスペクトル程度である。また、鉛直方向</u>		
	<u>では全周期帯で 10<sup>-4</sup>~10<sup>-7</sup> の一様ハザードスペクトル程度であ</u>		
	(16年) 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10		
	<u>る。</u>		

	申請時(H25.12.27)		補正申請書(案)	備 考
<u>5. 2. 6</u>	参考文献	<u>5. 6</u>	参考文献	記載の適正化(章構成の見直し)
(1)	地震調査研究推進本部(2009.3): 日本の地震活動―被害地	(1)	地震調査研究推進本部( <u>2009a</u> ): 日本の地震活動-被害地	記載の適正化 (表現の統一)
	震から見た地域別の特徴ー,第 <u>2</u> 版		震から見た地域別の特徴ー,第 <u>2</u> 版	記載の適正化 (表現の統一)
(2)	文部省震災予防評議会編(1941~1943): 増訂 大日本地震	(2)	文部省震災予防評議会編(1941~1943): 増訂 大日本地震	
	史料,第一巻~第三巻		史料,第一巻~第三巻	
(3)	武者金吉(1951): 日本地震史料, 毎日新聞社	(3)	武者金吉(1951): 日本地震史料, 毎日新聞社	
(4)	東京大学地震研究所編(1981~1994):新収 日本地震史料,	(4)	東京大学地震研究所編(1981~1994): 新収 日本地震史料,	
	第一巻~第五巻,補遺,続補遺		第一巻~第五巻,補遺,続補遺	
(5)	宇佐美龍夫(1998~2005): 日本の歴史地震史料, 拾遺, 拾	(5)	宇佐美龍夫(1998~2005): 日本の歴史地震史料,拾遺,拾	
	遺別巻,拾遺二,拾遺三		遺別巻,拾遺二,拾遺三	
(6)	宇佐美龍夫, 石井寿, 今村隆正, 武村雅之, 松浦律子(2013):	(6)	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		日本被害地震総覧 599-2012,東京大学出版会	
(7)	宇津徳治(1999): 地震活動総説,東京大学出版会	(7)	宇津徳治(1999): 地震活動総説,東京大学出版会	
(8)	国立天文台編(2013): 理科年表 平成 25 年,丸善	(8)	国立天文台編(2017): 理科年表 平成30年,丸善	文献の更新
(9)	気象庁(1951~ <u>2012</u> ): 地震月報ほか	(9)	気象庁(1951~ <u>2017</u> ): 地震月報ほか	文献の更新
(10)	気象庁 (2012): 気象庁技術報告 第 133 号 平成 23 年 (2011	(10)	気象庁 (2012): 気象庁技術報告 第 133 号 平成 23 年 (2011	
	年)東北地方太平洋沖地震調査報告		年) 東北地方太平洋沖地震調査報告	
(11)	国際地震工学センター (2013):世界の被害地震の表	(11)	国際地震工学センター (2013):世界の被害地震の表	
(12)	Kanamori, H. (1977) : The Energy Release in Great	(12)	Kanamori, H. (1977): The Energy Release in Great	
	Earthquakes, J. Geophys. Vol. 82		Earthquakes, J. Geophys. Vol. 82	
(13)	中央防災会議 (2006):日本海溝・千島海溝周辺海溝型地震	(13)	中央防災会議(2006): 日本海溝・千島海溝周辺海溝型地震	
	に関する専門調査会 報告		に関する専門調査会報告	

	申請時(H25.12.27)		補正申請書(案)	備 考
(14)	Kikuchi, M. and H. Kanamori (1995): The Shikotan	(14)	Kikuchi, M. and H. Kanamori (1995): The Shikotan	
	Earthquake of October 4, 1994: Lithospheric		Earthquake of October 4, 1994: Lithospheric	
	earthquake, Geophysical Research Letters, vol.22, No9		earthquake, Geophysical Research Letters, vol.22, No9	
(15)	地震調査研究推進本部 ( <u>2012.2</u> ): 三陸沖から房総沖にかけ	(15)	地震調査研究推進本部( <u>2012a</u> ): 三陸沖から房総沖にかけ	記載の適正化 (表現の統一)
	ての地震活動の長期評価(第二版)について		ての地震活動の長期評価(第二版)について	
(16)	活断層研究会編(1991): [新編] 日本の活断層 分布図と資	(16)	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		料,東京大学出版会	
(17)	地震調査研究推進本部(2009.7): 全国地震動予測地図	(17)	地震調査研究推進本部( <u>2009b</u> ): 全国地震動予測地図	記載の適正化 (表現の統一)
(18)	Koper, K. D., A. R. Hutko, T. Lay, C. J. Ammon, and	(18)	気象庁(2005): 平成17年8月 地震・火山月報(防災編)	文献の追加
	H. Kanamori (2011) : Frequency-dependent rupture	(19)	村松郁栄(1969): 震度分布と地震のマグニチュードとの関	文献の追加
	process of the 2011 Mw 9.0 Tohoku earthquake:		係,岐阜大学教育学部研究報告,自然科学,第4卷,第3号	
	Comparison of short-period P wave backprojection	(20)	勝又護,徳永規一(1971): 震度IVの範囲と地震の規模およ	文献の追加
	images and broadband seismic rupture models, Earth		び震度と加速度の対応, 験震時報, 第36巻	
	Planets Space, 63	(21)	神田克久,武村雅之,広谷浄,石川和也(2012):震度分布	
(19)	気象庁(2011): 平成 23 年 4 月 地震・火山月報(防災編)		に基づく2011年東北地方太平洋沖地震の短周期地震波発生	
(20)	日本建築学会(2004): 2003 年 7 月 26 日宮城県北部の地震		域,地震第2輯,第65巻	
	災害調査報告	(22)	Koper, K. D., A. R. Hutko, T. Lay, C. J. Ammon, and	
(21)	地震調査研究推進本部 (2012.12): 今後の地震動ハザード評		H. Kanamori (2011):Frequency-dependent rupture process	
	価に関する検討~2011年・2012年における検討結果~		of the 2011 Mw9.0 Tohoku earthquake: Comparison of	
(22)	地震調査研究推進本部 (2005): 宮城県沖地震を想定した強		short-period P wave backprojection images and	
	震動評価 (一部修正版)		broadband seismic rupture models, Earth Planets Space,	
(23)	佐藤智美(2004): 強震記録に基づく 2003 年宮城県沖の地		63	

	申請時(H25.12.27)		補正申請書(案)	備考
	震の大加速度の成因に関する研究、日本建築学会構造系論(	(23)	海野徳仁,長谷川昭,高木章雄,鈴木貞臣,本谷義信,亀谷	
	文集, 第 581 号, 2004 年 4 月		悟,田中和夫,澤田義博(1984):北海道及び東北地方にお	
(24)	東北電力株式会社 (2005): 女川原子力発電所における宮城		ける稍深発地震の発震機構-広域の験震データの併合処理	
	県沖の地震時に取得されたデータの分析・評価及び耐震安		-, 地震 第 2 輯, 第 37 <b>巻</b>	
	全性評価について(修正版) 別紙-3 基準地震動の応答 (	(24)	Kita, S., T. Okada, A. Hasegawa, J. Nakajima and T.	
	スペクトルを超えることとなった要因分析・評価結果につ		Matsuzawa (2010) : Existence of interplane earthquakes	
	いて,2005年12月		and neutral stress boundary between the upper and	
(25)	原子力安全・保安院(2011):東北電力株式会社女川原子力		lower planes of the double seismic zone beneath Tohoku	
	発電所における平成 23 年 (2011 年) 東北地方太平洋沖地震		and Hokkaido, northeastern Japan, Tectonophysics, 496	
	等の観測記録のはぎとり解析について 地震・津波 6-4- (	(25)	長谷川昭, 中島淳一, 内田直希, 梁田高広, 岡田知己, 趙大	文献の追加
	2		鵬,松澤暢,海野徳仁 (2012):沈み込み帯の地震の発生機	
(26)	東北電力株式会社(2009):東北電力株式会社 女川原子力		構-地殼流体に規定されて発生する沈み込み帯の地震-,	
	発電所 基準地震動Ssの策定について(コメント回答)		地学雑誌, Vol. 121 (1)	
	WG1 第 11-2-2 号	(26)	気象庁(2011):平成23年4月 地震・火山月報(防災編)	
(27)	伊藤亜妃, 日野亮太, 西野実, 藤本博巳, 三浦誠一, 小平秀	(27)	Nakajima, J., A. Hasegawa, and S. Kita (2011): Seismic	
	一,長谷見晶子(2002):エアガン人工地震探査による東北		evidence for reactivation of a buried hydrated fault	
	日本前弧域の地殻深部構造,地震 第2輯,54巻		in the Pacific slab by the 2011 M 9.0 Tohoku	
(28)	海野徳仁, 岡田知己, 中島淳一, 堀修一郎, 河野俊夫, 中山		Earthquake, Geophys. Res. Lett., 38, L00G06,	
	貴史, 内田直希, 清水淳平, 菅ノ又淳一, ガマゲシャンタ,		doi:10.1029/2011GL048432, 2011	
	仁田交市, 矢部康男, 迫田浩司, 佐藤凡子, 伊藤実, 長谷川 (	(28)	地震調査研究推進本部 (2004): 千島海溝沿いの地震活動の	
	昭,浅野陽一,長谷見晶子,出町知嗣,矢島良紀(2004):		長期評価(第二版)について	
	余震観測から推定した 2003 年 7 月 26 日宮城県北部地震(M)	(29)	地震調査研究推進本部 (2019):日本海溝沿いの地震活動の	文献の追加

	タ川原士刀光竜所 光竜用原士炉設直変更 申請時(H25.12.27)	ייי ניי ום	補正申請書(案)	辰」削復刈几衣(刈平风 25 平 12 月中頃) 果北電刀株式会在 備 考
	6.4) の余震の震源とメカニズム解の分布, 地震 第 2 輯,		長期評価	in 13
	第 56 巻	(30)	社団法人土木学会原子力土木委員会津波評価部会(2002):	文献の追加
(29)	海野徳仁,長谷川昭,高木章雄,鈴木貞臣,本谷義信,亀谷		原子力発電所の津波評価技術	
	悟,田中和夫,澤田義博(1984): 北海道及び東北地方にお	(31)	日本建築学会(2004): 2003 年 7 月 26 日宮城県北部の地震	
	ける稍深発地震の発震機構―広域の験震データの併合処理		災害調査報告	
	一, 地震 第 2 輯, 第 37 巻	(32)	地震調査研究推進本部 (2005): 宮城県沖地震を想定した強	
(30)	Kita, S., T. Okada, A. Hasegawa, J. Nakajima and T.		震動評価(一部修正版)について	
	Matsuzawa (2010): Existence of interplane earthquakes	(33)	佐藤智美(2004): 強震記録に基づく 2003 年宮城県沖の地	
	and neutral stress boundary between the upper and		震の大加速度の成因に関する研究, 日本建築学会構造系論	
	lower planes of the double seismic zone beneath Tohoku		文集, 第 581 号, 2004 年 5 月	
	and Hokkaido, northeastern Japan, Tectonophysics, 496	(34)	東北電力株式会社 (2005): 女川原子力発電所における宮城	
(31)	地震調査研究推進本部 (2004): 千島海溝沿いの地震活動の		県沖の地震時に取得されたデータの分析・評価及び耐震安	
	長期評価(第二版)について		全性評価について(修正版) 別紙-3 基準地震動の応答	
(32)	松田時彦 (1975):活断層から発生する地震の規模と周期に		スペクトルを超えることとなった要因分析・評価結果につ	
	ついて, 地震 第2輯, 第28巻		いて, 2005年12月	
(33)	地震調査研究推進本部 (2007): 山形盆地断層帯の長期評価	(35)	原子力安全・保安院(2011): 東北電力株式会社女川原子力	削除
	の一部改訂について		発電所における平成23年(2011年)東北地方太平洋沖地震	
(34)	Noda, S., K. Yashiro, K. Takahashi, M. Takemura, S.		等の観測記録のはぎとり解析について 地震・津波6-4	
	Ohno, M. Tohdo and T. Watanabe (2002): RESPONSE SPECTRA		<b>-</b> 2	
	FOR DESIGN PURPOSE OF STIFF STRUCTURES ON ROCK SITES,	(36)	防災科学技術研究所 (2012): 深部地盤モデルデータ V2,	文献の追加
	OECD-NEA Workshop on the Relations between		2014年3月17日公開	
	Seismological Data and Seismic Engineering Analysis.	(37)	地震調査研究推進本部 (2012b):「長周期地震動予測地図」	文献の追加

	申請時(H25.12.27)	. ш т у т	補正申請書(案)	展」的反列比较(对于以 20 年 12 万中明) <sup>宋北电力林氏云红</sup>
	Oct. 16-18, Istanbul		2012 年試作版 全国 1 次地下構造モデル	
(35)	Kataoka, S. and M. Kaneko (2012): Estimation of strong	(38)	伊藤亜妃, 日野亮太, 西野実, 藤本博巳, 三浦誠一, 小平秀	削除
	motion during the 2011 off the Pacific coast of Tohoku		一,長谷見晶子(2002):エアガン人工地震探査による東北	
	Earthquake by a ground motion Prediction model,		日本前弧域の地殻深部構造,地震 第2輯,54巻	
	<u>Proceedings of the International Symposium on</u>	(39)	海野徳仁, 岡田知己, 中島淳一, 堀修一郎, 河野俊夫, 中山	
	Engineering Lessons Learned from the 2011 Great East		貴史、内田直希、清水淳平、菅ノ又淳一、ガマゲシャンタ、	
	Japan Earthquake, March 1-4, 2012, Tokyo, Japan		仁田交市, 矢部康男, 迫田浩司, 佐藤凡子, 伊藤実, 長谷川	
(36)	入倉孝次郎 (2012): 海溝型巨大地震の強震動予測のための		昭,浅野陽一,長谷見晶子,出町知嗣,矢島良紀(2004):	削除
	震源モデルの構築,第 40 回地盤震動シンポジウム		余震観測から推定した2003年7月26日宮城県北部地震(M	
(37)	神田 克久, 武村 雅之, 広谷 浄, 石川 和也 (2012): 震度		6.4) の余震の震源とメカニズム解の分布, 地震 第2輯, 第	
	分布に基づく 2011 年東北地方太平洋沖地震の短周期地震		56 巻	
	波発生域, 地震 第2輯, 第65巻	(40)	Ohta, Y., S. Miura, M. Ohzono, S. Kita, T. Iinuma, T.	文献の追加
(38)	Kurahasi, S. and K. Irikura (2013): Short-Period		Demachi, K. Tachibana, T. Nakayama, S. Hirahara, S.	
	Source Model of the 2011 Mw 9.0 Off the Pacific Coast		Suzuki, T. Sato, N. Uchida, A. Hasegawa, N. Umino	
	of Tohoku Earthquake, Bull. Seism. Soc. Am, Vol. 103,		(2011): Large intraslab earthquake (2011 April 7,	
	May 2013		M7.1) after the 2011 off the Pacific coast of Tohoku	
(39)	川辺 秀憲, 釜江 克宏 (2013): 2011年東北地方太平洋沖		Earthquake(M9.0): Coseismic fault model based on dense	
	地震の震源のモデル化,日本地震工学会論文集, Vol. 13,		GPS network data, Earth Planets Space, 63, 1207-	
	No. 2 (特集号), pp. 75-87, 2013		<u>1211, 2011.</u>	
(40)	Asano, K. and T. Iwata (2012): Source model for strong	(41)	笹谷努,森川信之,前田宜浩(2006):スラブ内地震の震源	文献の追加
	ground motion generation in the frequency range 0.1-		特性, 北海道大学地球物理学研究報告, No. 69	
	10 Hz during the 2011 Tohoku earthquake, Earth Planets	(42)	松田時彦 (1975):活断層から発生する地震の規模と周期に	

	申請時(H25.12.27)		補正申請書(案)	備 考
	Space, Vol. 64 (No. 12), pp. 1111-1123, 2012		ついて, 地震 第2輯, 第28巻	
(41)	佐藤智美(2012): 経験的グリーン関数法に基づく 2011 年	(43)	佐藤良輔編著(1989): 日本の地震断層パラメター・ハンド	文献の追加
	東北地方太平洋沖地震の震源モデループレート境界地震の		ブック,鹿島出版会	
	短周期レベルに着目して一,日本建築学会構造系論文集,	(44)	今泉俊文・宮内崇裕・堤浩之・中田高編 (2018):活断層詳	文献の追加
	第 77 号, 2012 年 5 月		細デジタルマップ[新編]. 東京大学出版会	
(42)	Nakajima, J., A. Hasegawa, and S. Kita (2011): Seismic	(45)	武村雅之(1990):日本列島及びその周辺地域に起こる浅発	
	evidence for reactivation of a buried hydrated fault		地震のマグニチュードと地震モーメントの関係, 地震 第2	
	in the Pacific slab by the 2011 M9.0 Tohoku		輯, 第 43 巻	
	Earthquake, Geophys. Res. Lett., 38, L00G06,	(46)	Noda, S., K. Yashiro, K. Takahashi, M. Takemura, S.	
	doi:10.1029/2011GL048432, 2011.		Ohno, M. Tohdo and T. Watanabe (2002):RESPONSE SPECTRA	
(43)	片岡正次郎, 佐藤智美, 松本俊輔, 日下部毅明(2006):短		FOR DESIGN PURPOSE OF STIFF STRUCTURES ON ROCK SITES,	
	周期レベルをパラメータとした地震動強さの距離減衰式,		OECD-NEA Workshop on the Relations between	
	土木学会論文集A, Vol. 62, 2006.10		Seismological Data and Seismic Engineering Analysis.	
(44)	Irikura, K (1986): PREDICTION OF STRONG ACCELERATION		Oct. 16-18, Istanbul	
	MOTIONS USING EMPIRICAL GREEN'S FUNCTION, 第7回日本	(47)	川辺秀憲,釜江克宏(2013): 2011 年東北地方太平洋沖地	
	地震工学シンポジウム		震の震源のモデル化,日本地震工学会論文集,Vol.13,No.	
(45)	入倉孝次郎,香川敬生,関口春子(1997):経験的グリーン		2 (特集号), pp75-87, 2013	
	関数を用いた強震動予測方法の改良, 日本地震学会講演予	(48)	Kurahasi, S. and K. Irikura (2013): Short-Period Source	
	稿集,1997年度秋季大会,B25.		Model of the 2011 Mw9.0 Off the Pacific Coast of	
(46)	Boore, D. M. (1983): Stochastic simulation of		Tohoku Earthquake, Bull. Seism. Soc. Am, Vol. 103, May	
	highfrequency ground motions based on seismological		2013	
	models of the radiated spectra, Bulletin of the	(49)	Asano, K. and T. Iwata (2012): Source model for strong	文献の追加

	申請時(H25.12.27)		補正申請書(案)	備 考
	Seismological Society of America, 73.		ground motion generation in the frequency range 0.1-	
(47)	久田嘉章(1997): 成層地盤における正規モード解及びグリ		10 Hz during the 2011 Tohoku earthquake, Earth Planets	
	ーン関数の効率的な計算法,日本建築学会構造系論文集,		Space, Vol. 64 (No. 12), pp. 1111-1123, 2012	
	第 501 号,1997 年 11 月	(50)	佐藤智美(2012): 経験的グリーン関数法に基づく 2011 年	
(48)	Hikima, K. and K. Koketsu (2004) : Source process of		東北地方太平洋沖地震の震源モデループレート境界地震の	削除
	the foreshock, mainshock and largest aftershock in		短周期レベルに着目して一,日本建築学会構造系論文集,第	
	the 2003 Miyagi-ken Hokubu, Japan, Earthqake		77 号, 2012 年 5 月	
	sequence, Earth, Planets, Space, 56	(51)	諸井孝文, 広谷浄, 石川和也, 水谷浩之, 引間和人, 川里健,	文献の追加
(49)	入倉孝次郎, 三宅弘恵 (2001):シナリオ地震の強震動予測,		生玉真也,釜田正毅(2013):標準的な強震動予測レシピに	削除
	地学雑誌, 110 (6)		基づく東北地方太平洋沖巨大地震の強震動の再現,日本地	
(50)	武村雅之(1990):日本列島及びその周辺地域に起こる浅発		震工学会第 10 回年次大会梗概集	
	地震のマグニチュードと地震モーメントの関係, 地震 第 2	(52)	Lay, T., H. Kanamori, C.J. Ammon, K. D. Koper, A. R.	文献の追加
	輯, 第 43 巻		Hutko, L. Ye, H. Yue, and T. M. Rushing (2012): Depth-	
(51)	加藤研一, 宮腰勝義, 武村雅之, 井上大榮, 上田圭一, 壇一		varying rupture properties of subduction zone	
	男 (2004): 震源を事前に特定できない内陸地殻内地震によ		megathrust faults, Journal of Geophysical Research,	
	る地震動レベル 一地質学的調査による地震の分類と強震		<u>Vol. 117, B04311</u>	
	観測記録に基づく上限レベルの検討―, 日本地震工学会論	(53)	川辺秀憲,釜江克弘,上林宏敏(2011):2011年東北地方太	文献の追加
	文集, 第 4 巻, 第 4 号, 2004 年		平洋沖地震の震源モデル,日本建築学会 2011 年度秋季大会	
(52)	独立行政法人 原子力安全基盤機構 (2005): 震源を特定し		<u>講演予稿集,B22-05</u>	削除
	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	(54)	内閣府(2012):南海トラフの巨大地震による震度分布・波高	文献の追加,
	度), JNESSAE05-004, 平成17年6月		について(第一次報告)	
(53)	社団法人 日本原子力学会(2007):日本原子力学会標準	(55)	司宏俊,纐纈一起,三宅弘恵,翠川三郎(2011): 超巨大地	文献の追加

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
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	震への地震動最大値距離減衰式の適用について―2011 年東	
準:2007, 社団法人日本原子力学会	北地震と海外の超巨大地震の観測データに基づく検討一,	
	日本地震学会講演予稿集	
	(56) <u>Kamae, Katsuhiro(2006)</u> : <u>Source modeling of the 2005</u>	文献の追加
	off-shore Miyagi prefecture, Japan, earthquake	
	(Mjma=7.2) using the empirical Green's function	
	method, Earth Planets Space, Vol. 58, pp. 1561-1566, 2006	
	(57) <u>Uchida, N and T. Matsuzawa (2011)</u> : Coupling coefficient,	文献の追加
	hierarchical structure, and earthquake cycle for the	
	source area of the 2011 off the Pacific coast of Tohoku	
	earthquake inverred from small repeating earthquake	
	data, Earth Planets Space, Vol. 63, pp. 675-679, 2011	
	(58) Irikura, K. (1986): PREDICTION OF STRONG ACCELERATION	
	MOTIONS USING EMPIRICAL GREEN'S FUNCTION, 第7回日本	
	地震工学シンポジウム	
	(59) 入倉孝次郎,香川敬生,関口春子(1997):経験的グリーン	
	関数を用いた強震動予測方法の改良, 日本地震学会講演予	
	稿集	
	(60) Boore, D. M. (1983): Stochastic simulation of	
	highfrequency ground motions based on seismological	
	models of the radiated spectra, Bulletin of the	
	Seismological Society of America, 73.	

申請時(H25.12.27)		相音(2万元电用ボーゲル改の変更) ぶり八の内・3. 地 補正申請書(案)	展」的技列比较(对于以 25 平 12 万中語)
	(61) <u>J</u>	原田怜,釜江克宏 (2011):2011年4月7日宮城県沖のスラ	文献の追加
		ブ内地震の震源のモデル化(オンライン),<	
	<u>ł</u>	http://www.rri.kyoto-u.ac.jp/jishin/>	
	(62) <u>1</u>	佐藤智美(2013):東北地方のアウターライズ地震,スラブ	文献の追加
	<u>1</u>	内地震,プレート境界地震の短周期レベルと f max 及び距離	
	<u>ì</u>	減衰特性,日本建築学会構造系論文集,第78巻,第689号	
	(63) <u>\$</u>	Saeko Kita and Kei Katsumata (2015): Stress drops for	文献の追加
	<u>j</u>	intermediate-depth intraslab earthquakes beneath	
	<u>I</u>	Hokkaido, northern Japan: Differences between the	
	<u> </u>	subducting oceanic crust and mantle events,	
	<u>(</u>	Geochemistry, Geophysics, Geosystems (G-Cubed), 16,	
	<u> </u>	<del>552–562, 2015.</del>	
	(64)	北佐枝子 (2016): 東北日本下におけるスラブ内地震の応力	文献の追加
	<u>1</u>	降下量の深さ変化の特徴,日本地震学会講演予稿集	
	(65) <u>(</u>	Christensen, N. I. (1996): Poisson's ratio and crustal	文献の追加
	<u> </u>	seismology, Journal of Geophysical Research, Vol. 101,	
	<u>N</u>	No. B2	
	(66)	片岡正次郎, 佐藤智美, 松本俊輔, 日下部毅明(2006): 短	
	J	周期レベルをパラメータとした地震動強さの距離減衰式、	
	=	土木学会論文集A, Vol. 62,	
	(67)	防災科学技術研究所広帯域地震観測網 F-net:	文献の追加
	<u>l</u>	http://www.fnet.bosai.go.jp/fnet/top.php?LANG=ja	

申請時(H25.12.27)	安計可中語音(2万光电角原子が他改の変更) ぶり八の内・3. 地震」前後対比数(対千成 25 年 12 万中語) 備 考 備 考	
	(68) <u>地震調査研究推進本部(2009c): 震源断層を特定した地震</u> 文献の追加	
	の強震動予測手法(「レシピ」)	
	(69) 久田嘉章 (1997):成層地盤における正規モード解及びグリ	
	ーン関数の効率的な計算法,日本建築学会構造系論文集,第	
	501 号	
	(70) 司宏俊,福士知司,石川和也,栗山利男(2015):補正経験 文献の追加	
	的グリーン関数を用いた 2003 年 7 月 26 日 Mw6. 0 宮城県北	
	部の地震の地震動評価,日本地震学会講演予稿集	
	(71) 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	
	る地震動レベルー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,第4号	
	(72) 産業技術総合研究所(2009):地質学的歪みと測地学的歪み 文献の追加	
	の集中域と地震との関係,地震予知連絡会会報,第81巻	
	(73) 岡田篤正 (2002):山陰地方の活断層の諸特徴,活断層研究, 文献の追加	
	<u>No. 22</u>	
	(74) <u>高田圭太,中田高,野原壮,原口強,池田安隆,伊藤潔,今</u> 文献の追加	
	泉俊文,大槻憲四郎,鷺谷威,堤浩之(2003):震源断層と	
	<u>なりうる活断層とリニアメントの検討-中国地方を事例と</u>	
	<u>してー,活断層研究, No. 23</u>	
	(75) 佐藤浩章・芝良昭・功刀卓・前田宜浩・藤原広行(2013): 文献の追加	

申請時(H25.12.27)	福正申請書(2 5 元 电 市 赤 ) が 心 の 多 文 が 一 が 内 へ の り ・	備 考
	物理探査・室内試験に基づく 2004 年留萌支庁南部地震の地	
	震による K-NET 港町観測点 (HKD020) の基盤地震動とサイ	
	卜特性評価,電力中央研究所報告 N13007	
	(76) 社団法人日本原子力学会( <u>2015</u> ):日本原子力学会標準 原	文献の更新
	 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: <u>2015</u> , 社団法人日本原子力学会	
	(77) 地震調査研究推進本部 (2013): 今後の地震動ハザード評価	文献の追加
	に関する検討~2013年における検討結果~	
	(78) 地震調査研究推進本部 <u>(2012c)</u> : 今後の地震動ハザード評	記載の適正化 (表現の統一)
	価に関する検討~2011 年・2012 年における検討結果~	
	(79) 森川信之,神野達夫,成田章,藤原広行,奥村俊彦,福島美	文献の追加
	彦 (2006): 震源域と観測点を特定した地震動強さのばらつ	
	きー観測記録に基づく検討ー,第12回日本地震工学シンポ	
	<u>ジウム</u>	
	(80) 加藤愛太郎 (2012): 2011 年東北地方太平洋沖地震の特徴に	文献の追加
		ZIIIX V ZEZIA
	<u>ついて,地球科学 第46巻</u>	
	(81) 池浦友則,野田静男 (2005):同一地点における地震動応	文献の追加
	答スペクトルのばらつきー地震規模と震源距離がそれぞれ	
	等しい強震記録ペアの分析-, 日本地震工学会論文集, 第	
	5巻, 第3号, 12-30	

申請時(H25.12.27)	福正申請書(29元电角派)が他成の変更が一派的人の例(3)地	備考
【表一覧】	【表一覧】	
第 5. 2. 1-1 表(1) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	第5.1-1表(1) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	
第 5. 2. 1-1 表(2) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	第5.1-1表(2) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	
第 5. 2. 1-1 表(3) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	第5.1-1表(3) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	
第 5. 2. 1-1 表(4) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	第5.1-1表(4) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	
	第5.1-1表(5) 敷地周辺における主な被害地震の諸元	図の追加
第5.2.3-1表 過去に発生した宮城県沖地震 [地震調査研究推	第5.3-1表 過去に発生した宮城県沖地震 [地震調査研究推進	記載の適正化 (表現の統一)
進本部(2012.2)]	本部 <u>(2012a)</u> ]	
第 5. 2. 4-1 表(1) 敷地地盤で観測された主な地震	第 5.4-1 表(1) 敷地地盤で観測された主な地震	
第 5. 2. 4-1 表(2) 敷地地盤で観測された主な地震	第 5.4-1 表(2) 敷地地盤で観測された主な地震	
第 5. 2. 4-1 表(3) 敷地地盤で観測された主な地震	第 5.4-1 表(3) 敷地地盤で観測された主な地震	
第 5. 2. 4-2 表 はぎとり解析に用いる地下構造モデル	第5.4-2表 はぎとり解析に用いる地下構造モデル	
第5.2.4-3表 統計的グリーン関数法に用いる地下構造モデル	第5.4-3表 統計的グリーン関数法に用いる地下構造モデル	
表 5. 2. 4-4 表 ハイブリッド合成法のうち理論的手法に用いる地	第5.4-4表 ハイブリッド合成法のうち理論的手法に用いる地	
下構造モデル	下構造モデル	
	第5.5-1表 海洋プレート内地震における発生タイプ毎の影響	表の追加
	<u>検討ケース</u>	
第5.2.5-1表 敷地周辺における主な活断層の諸元及び想定す	第5.5-2表 敷地周辺における主な活断層の諸元及び想定する地	
る地震	震	
	第5.5-3表 敷地周辺における連動を考慮する活断層群の諸元及	表の追加
	び想定する地震	
	第5.5-4表 内陸地殻内地震の検討用地震の選定に用いた地震	表の追加

申請時(H25.12.27)	計可申請書(2号発電用原子炉施設の変更) 添付六の内 「5.地   補正申請書(案)	震」則後对比表(对平成 25 年 12 月甲請) 東北電力株式会社 備 考
	<u>の諸元</u>	
	第 5.5-5 表 2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層パラメータ	表の追加
	<u>(基本ケース)</u>	
	第5.5-6表 プレート間地震において考慮する不確かさケース	表の追加
	第5.5-7表 2011年東北地方太平洋沖型地震の断層パラメータ	表の追加
	_(不確かさケース1,不確かさケース2)_	
第5.2.5-2表 2011年4月7日宮城県沖型地震の断層パラメー	第5.5-8表 2011年4月7日宮城県沖型地震の断層パラメータ	表の更新
タ	(基本ケース,不確かさケース1)	
	第5.5-9表 海洋プレート内地震において考慮する不確かさケ	表の追加
	<u>—</u>	
	第 5.5-10 表 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震の断層パラメータ	表の追加
	<u>(不確かさケース2)</u> <b>第555 11 ま 2011 年 4 日 7 日 京 村 国 地 東 の 昨 屋 パラ ノ</b>	まのipho
	第5.5-11表 2011年4月7日宮城県沖型地震の断層パラメータ _(不確かさケース3)_	表の追加
第 5. 2. 5-3 表 F-6 断層~F-9 断層による地震 <u>(基本ケー</u>	第 5.5-12 表 F-6 断層~F-9 断層による地震の断層パラメー	表の更新
ス) の断層パラメータ	タ (基本ケース)	
	第 5.5-13 表 仙台湾の断層群による地震の断層パラメータ (基	表の追加
	<u>本ケース)</u>	
	第 5.5-14 表 内陸地殻内地震において考慮する不確かさケース	表の追加
第5.2.5-4表 F-6断層~F-9断層による地震 <u>(不確かさ</u>	第 5.5-15 表 F-6 断層~F-9 断層による地震の断層パラメー	表の更新
ケース:応力降下量)の断層パラメータ	タ <u>(不確かさケース1:短周期レベル(応力降下</u>	
	量))_	

申請時(H25.12.27)	HIJES (	与	展」則後対比衣(対平成 23 年 12 月中間) 果北電刀株式会社 備 考
	第5.5-16表	F-6断層~F-9断層による地震の断層パラメー	表の追加
		タ (不確かさケース2:断層傾斜角)_	
		F-6 断層~F-9 断層による地震の断層パラメー	表の追加
		タ (不確かさケース3:アスペリティ集約)	A VIEW
	-		和心 (主教・本庫より    日野 のこと (   八本の    日野・ (小社口    ) (  )
<u>第5.2.5-5表</u> 不確かさとして同時活動性を考慮した旭山 <u>撓</u>			削除(連動を考慮する断層群のうち仙台湾の断層群を検討用地震
曲・須江断層周辺の断層による地震の断層パラ			とした)
<u>メータ</u>			
	第 5.5-18 表	仙台湾の断層群による地震の断層パラメータ(不	表の追加
		確かさケース1:短周期レベル(応力降下量))	
	第 5.5-19 表	震源を特定せず策定する地震動に関する検討対象地	表の追加
		<u>震</u>	
	第 5.5-20 表	基準地震動Ss-D1の設計用応答スペクトル	表の追加
	第 5.5-21 表	基準地震動Ss-D2の設計用応答スペクトル	表の追加
	第 5.5-22 表	基準地震動Ss-D3の設計用応答スペクトル	表の追加
第5.2.5-6表 模擬地震波の振幅包絡線の経時的変化	第 5.5-23 表	模擬地震波の振幅包絡線の経時的変化	表の更新
第5.2.5-7表 模擬地震波の作成結果	第 5.5-24 表	模擬地震波の作成結果	表の更新
	第 5.5-25 表	<u>基準地震動Ssの最大加速度</u>	表の追加
	第 5.5-26 表	プレート間地震の特定震源モデルの諸元	表の追加
	第 5.5-27 表	内陸地殻内地震の特定震源モデルの諸元	表の追加
【図一覧】	【図一覧】		
第5.2.1-1図 敷地周辺における主な被害地震の震央分布	第5.1-1 図 剪	敷地周辺における主な被害地震の震央分布	図の更新
第5.2.1-2図 2011年東北地方太平洋沖地震とその余震の分布	第 5.1-2 図 2	2011 年東北地方太平洋沖地震とその余震の分布	記載の適正化 (表現の統一)

申請時(H25.12.27)	補正申請書(名う光电角派)が他成の変更が一派的人のパーコー地	備 考
<u>[</u> 気象庁(2012) <sup>(10)</sup> による。 <u>]</u>	<u>(</u> 気象庁 (2012) <sup>(10)</sup> による。 <u>)</u>	
第 5. 2. 1-3 図 敷地周辺におけるM5. 0 以上の地震の震央分布	第5.1-3図 敷地周辺におけるM5.0以上の地震の震央分布	図の更新
第5.2.1-4図 敷地周辺におけるM5.0以上の地震の震源鉛直分	第5.1-4図 敷地周辺におけるM5.0以上の地震の震源鉛直分布	図の更新
布		
第5.2.1-5 図 微小地震の震源分布等に基づくプレート境界面	第5.1-5図 微小地震の震源分布等に基づくプレート境界面の	記載の適正化 (表現の統一)
の推定等深線図 _ 「地震調査研究推進本部	推定等深線図 <u>(</u> 地震調査研究推進本部 <u>(2012a)</u> (15)	
<u>(2012. 2) (15)</u> による。]_	による。 <u>)</u>	
第5.2.1-6図(1) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震央分	第 5.1-6 図(1) 敷地周辺におけるM5.0 以下の地震の震央分布	図の更新
布 (震源深さ 0km~30km)	(震源深さ O km~30km)	
第5.2.1-6図(2) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震央分	第 5.1-6 図(2) 敷地周辺におけるM5.0 以下の地震の震央分布	図の更新
布 (震源深さ 30km~60km)	(震源深さ 30km~60km)	
第5.2.1-6図(3) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震央分	第5.1-6図(3) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震央分布	図の更新
布(震源深さ 60km~100km)	(震源深さ 60km~100km)	
第5.2.1-6図(4) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震央分	第5.1-6図(4) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震央分布	図の更新
布(震源深さ 100km 以深)	(震源深さ 100km 以深)	
第5.2.1-7図(1) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震源鉛	第 5.1-7 図(1) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震源鉛直	図の更新
直分布(その1)	分布 (その1)	
第5.2.1-7図(2) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震源鉛	第 5.1-7 図(2) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震源鉛直	図の更新
直分布(その2)	分布 (その2)	
第5.2.1-7図(3) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震源鉛	第 5.1-7 図(3) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震源鉛直	図の更新
直分布(その3)	分布 (その3)	
第5.2.1-7図(4) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震源鉛	第 5.1-7 図(4) 敷地周辺におけるM5.0以下の地震の震源鉛直	図の更新

申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	備 考
直分布(その4)	分布 (その4)	
第 5. 2. 1-7 図(5) 敷地周辺におけるM5. 0 以下の地震の震源鉛	第 5.1-7 図(5) 敷地周辺におけるM5.0 以下の地震の震源鉛直	図の更新
直分布(その5)	分布 (その5)	
第5.2.2-1 図 敷地周辺における主な活断層分布	第5.2-1図 敷地周辺における主な活断層分布	図の更新
	第5.3-1図(1) 過去に発生した地震の震度分布 1793年陸前・	図の追加
	陸中・磐城の地震(M8.2, ⊿=262km)(日本	
	被害地震総覧による。)	
	第5.3-1図(2) 過去に発生した地震の震度分布 1897年2月	図の追加
	20 日仙台沖の地震(M7.4, ⊿=48km)(日本被	
	害地震総覧による。)	
	第 5.3-1 図(3) 過去に発生した地震の震度分布 1905 年岩手県	図の追加
	沖の地震 (M5.9, ⊿=28km) (日本被害地震総	
	<u>覧による。)</u>	
	第 5.3-1 図(4) 過去に発生した地震の震度分布 1938 年福島県	図の追加
	東方沖地震 (M7.5, ⊿=168km) (日本被害地	
	震総覧による。)	
	第 5.3-1 図(5) 過去に発生した地震の震度分布 1978 年宮城県	図の追加
	沖地震(M7.4, △=65km)(日本被害地震総覧	
	<u>による。)</u>	
	第 5.3-1 図(6) 過去に発生した地震の震度分布 2005 年宮城県	図の追加
	沖の地震(M7.2, △=73km)(気象庁 (2005)	
	(18)による。) <u></u>	

	女川原士刀宪亀所 宪亀用原士炉設直変更 申請時(H25.12.27)	補正申請書(案)	辰」削復刈丘衣(刈平风 25 平 12 月中頃) 果北電刀株式会社 備 考
第 5. 2. 3-1 図	2011 年東北地方太平洋沖地震の震度分布 [気象	第 5.3-1 図(7) 過去に発生した地震の震度分布 2011 年東北地	
	庁 (2012) による。]	<u>方太平洋沖地震(Mw9.0,⊿=124km)(気象</u>	
		庁 (2012) による。)	
		第5.3-2図 プレート間地震のマグニチュード (M) - 震央距	図の追加
		<u>離(⊿)</u>	
第 5. 2. 3-2 図	2011 年東北地方太平洋沖地震の余震 <u>が発生(本</u>	第5.3-3図 2011年東北地方太平洋沖地震の余震 (本震発生から	記載の適正化(表現の統一)
	震発生から1日の間)した領域と過去に発生し	<u>1日の間)が発生</u> した領域と過去に発生した地震の	
	た地震の震源域 <u>[</u> Koper et al.(2011) <sup>(18)</sup> によ	震源域 <u>(</u> Koper et al.(2011) <del>(22)</del> による。 <u>)</u>	
	る。 <u>]</u>		
第 5. 2. 3-3 図	2011年4月7日宮城県沖の地震の震度分布 <u>「</u> 気	第5.3-4図 2011年4月7日宮城県沖の地震の震度分布 (気象	記載の適正化 (表現の統一)
	象庁 (2011) <sup>_(19)</sup> による。 <u>]</u>	庁 (2011) (26) による。 <u>)</u>	
第 5. 2. 4-1 図	敷地地盤における地震観測点(自由地盤観測	第5.4-1図 敷地地盤における地震観測点(自由地盤観測点)	図の更新
	点)		
第 5. 2. 4-2 図	敷地で観測された主な地震の震央分布	第5.4-2図 敷地で観測された主な地震の震央分布	
第 5. 2. 4-3 図(	1) 観測記録の応答スペクトル [岩盤上部の地震	第 5.4-3 図(1) 観測記録の応答スペクトル (岩盤上部の地震観	記載の適正化 (表現の統一)
	観測点 (0. P8.6m) NS 成分]_	測点(0. P8. 6m)NS 成分 <u>)</u>	
第 5. 2. 4-3 図(	2) 観測記録の応答スペクトル [岩盤上部の地震	第 5.4-3 図(2) 観測記録の応答スペクトル (岩盤上部の地震観	記載の適正化 (表現の統一)
	観測点 (0. P8.6m) EW 成分]_	測点 (0. P8.6m) EW 成分 <u>)</u>	
第 5. 2. 4-3 図(	3) 観測記録の応答スペクトル [岩盤上部の地震	第 5.4-3 図(3) 観測記録の応答スペクトル <u>(</u> 岩盤上部の地震観	記載の適正化(表現の統一)
	観測点 (0. P8.6m) UD 成分]_	測点 (0. P8.6m) UD 成分 <u>)</u>	
第 5. 2. 4-4 図(	1) 2011 年東北地方太平洋沖地震の深度別応答ス	第5.4-4図(1) 2011年東北地方太平洋沖地震の深度別応答スペ	
	ペクトル(NS 成分)	クトル (NS 成分)	

	申請時(H25.12.27)		元电用原子を記録の変更   本内代の内 + 3 . 地 補正申請書(案)	備考	宋礼电力怀式云社
第 5. 2. 4-4 図(2)	2011 年東北地方太平洋沖地震の深度別応答ス	第 5.4-4 図(2)	2011 年東北地方太平洋沖地震の深度別応答スペ		
	ペクトル (EW 成分)		クトル (EW 成分)		
第 5. 2. 4-4 図(3)	2011 年東北地方太平洋沖地震の深度別応答ス	第 5.4-4 図(3)	2011 年東北地方太平洋沖地震の深度別応答スペ		
	ペクトル (UD 成分)		クトル (UD 成分)		
		第 5.4-5 図 地	震波の到来方向別の増幅特性の検討に用いた地	図の追加	
		震	の震央分布		
		第 5.4-6 図(1)	鉛直アレイ観測記録の応答スペクトル比(自由	図の追加	
			地盤観測点)		
		第 5.4-6 図(2)	鉛直アレイ観測記録の応答スペクトル比(2号	図の追加	
			炉原子炉建屋地中の観測点)		
		第 5.4-6 図(3)	鉛直アレイ観測記録の応答スペクトル比 (3号	図の追加	
			炉原子炉建屋地中の観測点)		
		第 5.4-7 図(1)	アレイ間の応答スペクトル比の比較(浅部水平	図の追加	
			アレイ)		
		第 5.4-7 図(2)	アレイ間の応答スペクトル比の比較(深部水平	図の追加	
			アレイ)		
		第 5. 5-1 図 海	洋プレート内地震に係る検討対象地震の断層位	図の追加	
		<u>置</u>	模式図		
		第 5.5-2 図(1)	海洋プレート内地震における発生タイプ毎の影	図の追加	
			響検討結果(水平方向)		
		第5.5-2図(2)	海洋プレート内地震における発生タイプ毎の影	図の追加	
			響検討結果(鉛直方向)		

申請時(H25.12.27)	計り中調書 (2 万光 电用原 ナ 炉 他 設 の 変 史 <i>)                                 </i>	N 「 5. 地辰」削後刈丘衣(刈平成 25 平 12 月中請) 備 考	果北電刀株式会社
	<u>第5.5-3図</u> 連動を考慮する断層群	図の追加	
第5.2.5-1 図 敷地周辺の活断層に想定する地震の地震動評価	第5.5-4図 内陸地殻内地震の影響検討結果(水平方向	i <u>j)(Noda</u> 図の更新	
	<u>et al.(2002)による。)</u>		
	第5.5-5図 2011年東北地方太平洋沖型地震の断層モラ	デル <u>基</u> 図の追加	
	本ケース,不確かさケース1		
	第 5.5-6 図 2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層モラ	<u>デル 不</u> 図の追加	
	確かさケース2		
第 5. 2. 5-2 図(1) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の地震動評価	第 5.5-7 図(1) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の <mark>応答</mark>	<u>スペクト</u> 図の更新	
(水平方向)	<u>ルに基づく</u> 地震動評価(水平方向)		
第 5. 2. 5-2 図(2) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の地震動評価	第 5.5-7 図(2) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の <u>応答</u>	<u>スペクト</u> 図の更新	
(鉛直方向)	<u>ルに基づく</u> 地震動評価(鉛直方向)		
	<u>第 5. 5-8 図(1)</u> <u>2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層</u>	<u>モデルを</u> 図の追加	
	用いた手法による地震動評価 基本ケ <sup>、</sup>	ース(水	
	平方向)_		
	第 5. 5-8 図(2) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層	モデルを「図の追加	
	用いた手法による地震動評価 基本ケ	<u>ース(鉛</u> 	
	<u>直方向)</u>		
	第 5.5-9 図(1) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層	モデルを図の追加	
	用いた手法による地震動評価 不確か	さケース	
	1 (水平方向)		
	第 5.5-9 図(2) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層	  モデルを   図の追加	
	用いた手法による地震動評価 不確か	さケース	

申請時(H25.12.27)	計り中間書(2万光电用原子が他設の変更) 旅門八の内・3. 地 補正申請書(案)	議」前後列比茲(列中版 20 年 12 月中間) - 東北電力株式芸社
	1 (鉛直方向)	
	第 5.5-10 図(1) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層モデル	図の追加
	を用いた手法による地震動評価 不確かさケ	
	<u>ース2(水平方向)</u>	
	第 5.5-10 図(2) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の断層モデル	図の追加
	を用いた手法による地震動評価 不確かさケ	
	<u>ース2(鉛直方向)</u>	
第5.2.5-3 図 2011 年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	第5.5-11 図 2011 年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル 基	図の更新
	本ケース	
	第5.5-12図 2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル 不	図の追加
	確かさケース1	
	第5.5-13図 2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル 不	図の追加
	確かさケース2	
	第 5.5-14 図 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震の断層モデル 不	図の追加
	<u>確かさケース3</u>	
第 5.2.5-4 図 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震の応答スペクト	第 5.5-15 図(1) 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震の応答スペク	図の更新
ルに基づく地震動評価	トルに基づく地震動評価 <u>(水平方向)</u>	
	第 5.5-15 図(2) 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震の応答スペク	図の更新
	トルに基づく地震動評価(鉛直方向)	
	第5.5-16図 2011年4月7日宮城県沖型地震の不確かさケース	図の追加
	2の断層モデルによる地震動評価に用いる要素地	
	震	

	申請時(H25.12.27)		光电用原子が他設め変更) 旅門パの内・3. 地 補正申請書(案)	備 考	
第 5. 2. 5-5 図(1)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	第 5.5-17 図(1)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	図の更新	
	を用いた手法による地震動評価 (水平方向)		を用いた手法による地震動評価 <u>基本ケース</u>		
			(水平方向)		
第 5. 2. 5-5 図(2)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	第 5.5-17 図(2)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	図の更新	
	を用いた手法による地震動評価 (鉛直方向)		を用いた手法による地震動評価 基本ケース		
			(鉛直方向)		
		第 5.5-18 図(1)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	図の追加	
			を用いた手法による地震動評価 不確かさケース		
			1(水平方向)		
		第 5.5-18 図(2)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	図の追加	
			を用いた手法による地震動評価 不確かさケース		
			1(鉛直方向)		
		第 5.5-19 図(1)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	図の追加	
			を用いた手法による地震動評価 不確かさケース		
			2 (水平方向)		
		第 5.5-19 図(2)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	図の追加	
			を用いた手法による地震動評価 不確かさケース		
			2(鉛直方向)		
		第 5.5-20 図(1)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	図の追加	
			を用いた手法による地震動評価 不確かさケース		
			3 (水平方向)		
		第 5.5-20 図(2)	2011年4月7日宮城県沖型地震の断層モデル	図の追加	

申請時(H25.12.27)	計可中請者(2方光电用原子が他設の変更)	展」則後対比衣(対平成 23 年 12 月中請) 果北電刀株式会社 備 考
	を用いた手法による地震動評価 不確かさケース	
	3 (鉛直方向)_	
第 5. 2. 5-6 図 F-6 断層~F-9 断層による地震の断層モデ	 第 5.5-21 図 F-6 断層~F-9 断層による地震の断層モデル	図の更新
ル (基本ケース及び不確かさケース)	基本ケース、不確かさケース1	
		図の追加
	第5.5-22図 仙台湾の断層群による地震の断層モデル 基本ケ	凶の垣加
	<u>ース,不確かさケース1</u>	
	第5.5-23 図       F-6 断層~F-9 断層による地震の断層モデル	図の追加
	<u>不確かさケース 2</u>	
	<u>第5.5-24図</u> <u>F-6断層~F-9断層による地震の断層モデル</u>	図の追加
	不確かさケース3	
第5.2.5-7図(1) F-6断層~F-9断層による地震の応答ス	第5.5-25図(1) F-6断層~F-9断層による地震の応答スペ	図の更新
ペクトルに基づく地震動評価 (水平方向)	クトルに基づく地震動評価(水平方向)	
第5.2.5-7図(2) F-6断層~F-9断層による地震の応答ス	第5.5-25図(2) F-6断層~F-9断層による地震の応答スペ	図の更新
ペクトルに基づく地震動評価(鉛直方向)	クトルに基づく地震動評価(鉛直方向)	
	<u>第 5.5-26 図(1)</u> 仙台湾の断層群による地震の応答スペクトル	図の追加
	<u>に基づく地震動評価(水平方向)</u>	
	第 5.5-26 図(2) 仙台湾の断層群による地震の応答スペクトル	図の追加
	に基づく地震動評価(鉛直方向)	
第 5. 2. 5-8 図(1) F-6 断層~F-9 断層による地震の断層モ		図の更新
デルを用いた地震動評価(水平方向)	デルを用いた <u>手法による</u> 地震動評価 <u>基本ケ</u>	
/ / ピイ。 / 1, ピ・イ。 ト凸/皮剣(計     <u>(/ / )   円 / )</u>		
	第5.5-27図(2) F-6断層~F-9断層による地震の断層モ	図の更新

申請時(H25.12.27)		R 电用原子炉 他設の変更) ※19 八の内 「 5 . 型 補正申請書(案)	3.辰」前後对此衣(对平成 25 年 12 月中前) 果北電刀株式会社 備 考
		デルを用いた <u>手法による</u> 地震動評価 <u>基本ケ</u>	
		<u>ース (EW 成分)</u>	
第5.2.5-8図(2) F-6断層~F-9断層による地震の断層モ	第 5.5-27 図(3)	F-6断層~F-9断層による地震の断層モ	図の更新
デルを用いた地震動評価 <u>(鉛直方向)</u>		デルを用いた <u>手法による</u> 地震動評価 <u>基本ケ</u>	
		<u>ース (UD 成分)</u>	
	第 5.5-28 図(1)	<u>F-6</u> 断層~F-9断層による地震の断層モ	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	
		<u>ケース1 (NS 成分)</u>	
	第 5.5-28 図(2)	<u>F-6</u> 断層~F-9断層による地震の断層モ	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	
		<u>ケース1 (EW 成分)</u>	
	第 5.5-28 図(3)	<u>F-6</u> 断層~F-9断層による地震の断層モ	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	
		<u>ケース1 (UD 成分)</u>	
	第5.5-29図(1)	<u>F-6</u> 断層~F-9断層による地震の断層モ	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	
		<u>ケース 2 (NS 成分)</u>	
	第5.5-29図(2)	<u>F-6</u> 断層~F-9 断層による地震の断層モ	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	
		<u>ケース2 (EW 成分)</u>	
	第 5.5-29 図(3)	<u>F-6</u> 断層~F-9断層による地震の断層モ	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	

申請時(H25.12.27)		用電用原子炉施設の変更) 添刊八の内 「5. 地 補正申請書(案)	是辰」削後对比茲(对平成 25 年 12 月中間) 果北電刀株式会社 備 考
		<u>ケース2(UD 成分)</u>	
	第 5.5-30 図(1)	<u>F-6断層~F-9断層による地震の断層モ</u>	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	
		<u>ケース3 (NS 成分)</u>	
	第 5.5-30 図(2)	F-6断層~F-9断層による地震の断層モ	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	
		<u>ケース3 (EW 成分)</u>	
	第 5.5-30 図(3)	F-6断層~F-9断層による地震の断層モ	図の追加
		デルを用いた手法による地震動評価 不確かさ	
		<u>ケース3 (UD 成分)</u>	
	第 5.5-31 図 仙	台湾の断層群による地震の地震動評価に用いる	図の追加
	<u>要</u>	素地震	
	第 5.5-32 図(1)	仙台湾の断層群による地震の断層モデルを用	図の追加
		いた手法による地震動評価 基本ケース (NS	
		成分)	
	第 5.5-32 図(2)	仙台湾の断層群による地震の断層モデルを用	図の追加
		いた手法による地震動評価 基本ケース (EW	
		<u>成分)</u>	
	第 5.5-32 図(3)	仙台湾の断層群による地震の断層モデルを用	図の追加
		いた手法による地震動評価 基本ケース (UD	
		成分)	
	第5.5-33図(1)	仙台湾の断層群による地震の断層モデルを用	図の追加

女川原子刀発電所 発電用原子炉設直変更 申請時(H25.12.27)		補正申請書(案)	地震」則後对比表(对平成 25 年 12 月甲請) 東北電力株式会社 備 考
		いた手法による地震動評価 不確かさケース	
		1 (NS 成分)	
	第 5.5-33 図(2)	仙台湾の断層群による地震の断層モデルを用	図の追加
	<u> </u>		
		いた手法による地震動評価 不確かさケース	
		<u>1 (EW 成分)</u>	
	第 5.5-33 図 (3)	仙台湾の断層群による地震の断層モデルを用	図の追加
		いた手法による地震動評価 不確かさケース	
		1 (UD 成分)	
第5.2.5-9図 不確かさを考慮した旭山撓曲・須江断層周辺の			削除(連動を考慮する断層群のうち仙台湾の断層群を検討用地震
断層による地震の断層モデル			とした)
第5.2.5-10図 不確かさを考慮した旭山撓曲・須江断層周辺の			削除(連動を考慮する断層群のうち仙台湾の断層群を検討用地震
断層による地震の応答スペクトルに基づく地震			とした)
<u>動評価</u>			
第 5. 2. 5-11 図 不確かさを考慮した旭山撓曲・須江断層周辺の			削除(連動を考慮する断層群のうち仙台湾の断層群を検討用地震
断層による地震の断層モデルを用いた手法によ			とした)
る地震動評価			
第 5. 2. 5-12 図 震源を特定せず策定する地震動の応答スペクト	第55 <u>94</u> 図 to		図の更新
		藤ほか(2004)の応答スペクトル	
)V	第 5. 5 — 35 図(1)		
		トル <u>(水平方向)</u>	
	第 5.5-35 図(2)	震源を特定せず策定する地震動の応答スペク	図の追加
		トル(鉛直方向)	
第 5. 2. 5-13 図 原子力安全基盤機構(2005)による「震源を事前			削除(構成の見直し)

申請時(H25.12.27)	を計り中調者(2万光竜用原士炉施設の変更) 添り八のM 補正申請書(案)	」「5. 地長」削仮対比衣(対平成 25 年 12 月中間) 備 考	<b>果</b> 北电刀株式会在
に特定できない地震による地震動」の年超過確			
率と加藤ほか(2004)による応答スペクトルの比			
較[地震基盤, 加藤ほか(2004)を Noda et			
<u>al. (2002)を用いて補正]</u>			
第 5. 2. 5-14 図(1) 2011 年東北地方太平洋沖型地震の地震動評		削除(構成の見直し)	
価と基準地震動 Ss-1H の設計用応答スペク			
トルとの比較(水平方向)			
<u>第 5. 2. 5-14 図(2)</u> <u>2011 年東北地方太平洋沖型地震の地震動評</u>		削除(構成の見直し)	
価と基準地震動 Ss-1V の設計用応答スペク			
トルとの比較(鉛直方向)			
第 5. 2. 5-15 図(1) 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震及びF-6		削除(構成の見直し)	
断層~F-9断層による地震の地震動評価			
と基準地震動 Ss-2H の設計用応答スペクト			
<u>ルの比較(水平方向)</u>			
第 5. 2. 5-15 図(2) 2011 年 4 月 7 日宮城県沖型地震及びF-6		削除(構成の見直し)	
断層~F-9断層による地震の地震動評価			
と基準地震動 Ss-2V の設計用応答スペクト			
ルの比較(鉛直方向)			
	第 5. 5-36 図(1) <u>基準地震動 S s - D 1 の設計用応答ス</u>	<u>ペクト</u> 図の追加	
	<u>ル(水平方向)</u>		
	第 5. 5-36 図(2) <u>基準地震動 S s - D 1 の設計用応答ス</u>	<u>ペクト</u> 図の追加	
	<u>ル(鉛直方向)</u>		

申請時(H25.12.27)		『竜用原子炉他設の変更 <i>》 - 添刊八の四 「5.型</i> 補正申請書(案)	是辰」前後对丘衣(对平成 25 平 12 月中頃) 果花電刀株式会在 備 考
	第5.5-37図(1)	基準地震動Ss-D2の設計用応答スペクト	図の追加
		ル(水平方向)	
	第5.5-37図(2)	基準地震動Ss-D2の設計用応答スペクト	図の追加
		ル(鉛直方向)	
	第 5.5-38 図(1)	基準地震動Ss-D3の設計用応答スペクト	図の追加
		ル(水平方向)	
	第 5.5-38 図(2)	基準地震動Ss-D3の設計用応答スペクト	図の追加
		ル(鉛直方向)	
	第5.5-39図(1)	内陸地殼内地震の応答スペクトルに基づく地	図の追加
		震動評価と基準地震動Ss-D1~Ss-D	
		3の設計用応答スペクトル(水平方向)	
	第 5.5-39 図(2)	内陸地殻内地震の応答スペクトルに基づく地	図の追加
		震動評価と基準地震動Ss-D1~Ss-D	
		3の設計用応答スペクトル(鉛直方向)	
	第 5.5-40 図(1)	プレート間地震の断層モデルを用いた手法に	図の追加
		よる地震動評価(水平方向)	
	第 5.5-40 図(2)	プレート間地震の断層モデルを用いた手法に	図の追加
		よる地震動評価(鉛直方向)	
	第 5.5-41 図(1)	海洋プレート内地震**の断層モデルを用いた手	図の追加
		法による地震動評価(水平方向)※強震動生成	
		域を海洋性マントルに設定したケース	
	第 5.5-41 図(2)	海洋プレート内地震**の断層モデルを用いた手	図の追加

	申請時(H25.12.27)		補正申請書(案)	備考
	クトルの減衰は 5%)		クトルの減衰は5%)	
第 5. 2. 5-17 図	基準地震動 Ss-2 の設計用応答スペクトルに対	第 5.5-47 図	基準地震動Ss-D2の設計用応答スペクトルに	図の更新
	する模擬地震波の応答スペクトル比(応答スペ		対する模擬地震波の応答スペクトル比(応答スペ	
	クトルの減衰は5%)		<u>クトルの減衰は5%)</u>	
		第 5.5-48 図	基準地震動Ss-D3の設計用応答スペクトルに	図の追加
			対する模擬地震波の応答スペクトル比(応答スペ	
			クトルの減衰は5%)	
第 5. 2. 5-18 図	模擬地震波 Ss-1H 及び模擬地震波 Ss-1V の時刻	第 5.5-49 図	模擬地震波Ss-D1H及びSs-D1Vの時刻	図の更新
	<u>歴波形</u>		歴波形	
第 5. 2. 5-19 図	模擬地震波 Ss-2H 及び模擬地震波 Ss-2V の時刻	第 5.5-50 図	模擬地震波Ss-D2H及びSs-D2Vの時刻	図の更新
	<u>歴波形</u>		<u>歴波形</u>	
		第 5.5-51 図	模擬地震波Ss-D3H及びSs-D3Vの時刻	図の追加
			<u>歴波形</u>	
		第 5.5-52 図	基準地震動Ss-F1H及びSs-F1Vの時刻	図の追加
			歴波形	
		第 5.5-53 図	<u>基</u> 準地震動Ss-F2H及びSs-F2Vの時刻	図の追加
			歴波形	
		第 5.5-54 図	<u>基</u> 準地震動Ss-F3H及びSs-F3Vの時刻	図の追加
			<u>歴波形</u>	
		第 5.5-55 図	<u>基準地震動Ss-N1H及びSs-N1Vの時刻</u>	図の追加
			<u>歴波形</u>	
第 5.2.5-20 図(	1) 「震源を特定せず策定する地震動」と「敷			削除(構成の見直し)

	申請時(H25.12.27)		浦正申請書(案)	備 考	
	地ごとに震源を特定して策定する地震動」				
	による基準地震動 Ss の設計用応答スペクト				
	ルの比較(水平方向)				
第 5. 2. 5-20 図(2)	「震源を特定せず策定する地震動」と「敷			削除(構成の見直し)	
	地ごとに震源を特定して策定する地震動」				
	による基準地震動 Ss の設計用応答スペクト				
	ルの比較(鉛直方向)				
		第 5.5-56 図(1) 基準地別	<b>憂動Ssの応答スペクトル(水平方</b>	図の追加	
		<u> </u>			
		第 5.5-56 図(2) 基準地別	震動S s の応答スペクトル(鉛直方	図の追加	
		<u> </u>			
		第 5.5-57 図 領域震源モ	デルにおける領域区分と最大マグニチ	図の追加	
		ュード			
		第 5.5-58 図(1) ロジック	クツリー (プレート間地震)	図の追加	
		第 5.5-58 図(2) ロジック	カツリー(海洋プレート内地震及び内	図の追加	
		陸地殻₽	<u> </u>		
		第 5.5-59 図(1) 平均ハセ	ザード曲線(水平方向)	図の追加	
		第 5.5-59 図(2) 平均ハセ	ザード曲線(鉛直方向)	図の追加	
		第 5.5-60 図(1) 震源別/	ハザード曲線 (水平方向)	図の追加	
		第 5.5-60 図(2) 震源別/	ハザード曲線(鉛直方向)	図の追加	
第 5. 2. 5-21 図(1)	敷地における地震動の一様ハザードスペク	第 5.5-61 図(1) 一様ハサ	ザードスペクトルと基準地震動Ss-	図の更新	
	トルと基準地震動 Ss の設計用応答スペクト	<u>D 1 ∼ S</u>	S s - D 3 及び基準地震動 S s - F 1		

	中請時(H25.12.27)		元 电 川	B.展」削後対比衣(対平成 25 年 12 月中頃) 備 考	果北電刀株式会社
				IIII - J	
	ルの比較(水平方向)		〜SsーF3の応答スペクトルの比較(水平		
			<u>方向)</u>		
第 5. 2. 5-21 図(2)	敷地における地震動の一様ハザードスペク	第5.5-61図(2)	一様ハザードスペクトルと基準地震動 S s -	図の更新	
	トルと基準地震動 Ss の設計用応答スペクト		<u>D1~Ss−D3及び基準地震動Ss−F1</u>		
	ルの比較(鉛直方向)		~Ss-F3の応答スペクトルの比較(鉛直		
			<u>方向)</u>		
		第 5.5-62 図(1)	一様ハザードスペクトルと基準地震動 S s -	図の追加	
			N 1 の応答スペクトルの比較(水平方向)		
		第 5.5-62 図(2)	一様ハザードスペクトルと基準地震動 S s -	図の追加	
			N1の応答スペクトルの比較(鉛直方向)		