柏崎刈羽原子力発電所6号炉及び7号炉 ヒアリング資料	斗
----------------------------	---

資料番号

KK67-地0091-1-2

本資料のうち、枠囲みの内容は機密事項に属しますので、公開できません。

柏崎刈羽原子力発電所6号炉及び7号炉

敷地の地質・地質構造について 【補足説明資料】

平成28年9月26日 東京電力ホールディングス株式会社



1.	∨₂断層に関する分析結果	••• 2
2.	F ₃ 断層に関する分析結果	••• 10
З.	F ₅ 断層に関する分析結果	••• 23
4.	$\alpha \bullet \beta$ 断層に関する分析結果	••• 55
5.	①・②断層に関する分析結果	••• 68
6.	帯磁率に関する分析結果	••• 74
7.	その他の断層に関する評価	••• 92
8.	KK-f測線にみられる断層の評価	•••140
9.	基盤上限面等の地形	• • • 147



1.	∨₂断層に関する分析結果	•	•	•	2
2.	F ₃ 断層に関する分析結果	٠	•	•	10
З.	F5断層に関する分析結果	٠	•	•	23
4.	$\alpha \cdot \beta$ 断層に関する分析結果	٠	•	•	55
5.	①・②断層に関する分析結果	٠	•	•	68
6.	帯磁率に関する分析結果	٠	•	•	74
7.	その他の断層に関する評価	٠	•	•	92
8.	KK-f測線にみられる断層の評価	٠	•	•	140
9.	基盤上限面等の地形	•	•	•	147



1.1 V2立坑における分析概要



- 境界1において、古安田層と西山層の境界面の性状を確認した。
- 低角度②-1及び低角度②-2において、条線の方向及び変位センスを確認した。



1.2 古安田層/西山層境界の性状分析(1)





1.2 古安田層/西山層境界の性状分析(2)



- 古安田層と西山層の境界面は、3次元的にも不規則な凹凸をなしていることから、不整合面 と判断される。
- V₂断層は、不整合面をなしている古安田層に変位・変形を与えていないことから、古安田 層堆積以降の活動はないと判断される。



1.3 低角度断層の性状分析(複合面構造の認定方法)





1.3 低角度断層の性状分析(低角度断層の条線方向の確認)



1.3 低角度断層の性状分析(変位センスの確認(低角度②-1 研磨片))



低角度断層②の粘土に含まれるNW方向下がりの細片の長軸方向の配列がP面 と判断され、この構造を切るSE方向下がりのせん断面がR1面と判断される。 断層面との配置から、上盤側がSE方向へ向かう逆断層変位が推定される。



1.3 低角度断層の性状分析(変位センスの確認(低角度②-1 薄片))





1.	V2断層に関する分析結果	٠	•	•	2
2.	F ₃ 断層に関する分析結果	٠	•	•	10
З.	F5断層に関する分析結果	٠	•	٠	23
4.	$\alpha \bullet \beta$ 断層に関する分析結果	٠	٠	٠	55
5.	① • ②断層に関する分析結果	٠	٠	•	68
6.	帯磁率に関する分析結果	٠	٠	•	74
7.	その他の断層に関する評価	•	•	•	92
8.	KK-f測線にみられる断層の評価	٠	•	• -	140
9.	基盤上限面等の地形	٠	٠	•	147



2.1 F3立坑における分析結果



- F3-①-1~F3-①-3において,壁面の複合面構造を観察し,変位センスを確認した。
- F3-2-1において、ブロック試料を採取して、条線の方向及び変位センスを確認した。
- 境界1において、沖積層と西山層の境界面の性状を確認した。
- 境界2において、古安田層と西山層の境界面のすべり面の条線の方向及び変位センスを確認した。

2.2 F3断層の変位センスの確認(壁面の複合面構造(1))



壁面の複合面構造の状況(F3-①-1)

壁面の複合面構造の状況(F3-①-2)

F3-①-1及びF3-①-2では、F₃断層粘土部に含まれるNW~WNW方向下がりの細片の系統 的な配列がP面と判断され、この構造を切るSE~ESE方向下がりのせん断面がR1面と判断される。 断層面との配置から、上盤側がSE~ESE方向へ向かう逆断層変位が推定される。

2.2 F3断層の変位センスの確認 (壁面の複合面構造 (2))



■ F3-①-3では、F₃断層粘土部に含まれるWNW方向下がりの細片の系統的な配列がP面と判断され、 断層面との配置から、上盤側がESE方向へ向かう逆断層変位が推定される。



2.2 F₃断層の条線方向の確認



- F₃断層②の粘土部には、NW-SE方向の不明瞭な条線が認められる。
- 条線の方向は、褶曲軸に高角度で交差する関係にある。



2.2 F₃断層の変位センスの確認(F3-2-1研磨片)



研磨片及び薄片は,断層面に直交, かつ条線に平行な面で観察した。

F₃断層②の下盤側には、WNW方向下がりの砂粒の配列が、上盤側にはESE 方向下がりのせん断面が系統的に認められ、それぞれP面、R1面と判断され る。断層面との配置から、上盤側がESE方向へ向かう逆断層変位が推定され る。



2.2 F₃断層の変位センスの確認(F3-2-1薄片)



2.3 沖積層と西山層の境界面の性状分析(地質観察)



TEPCO

2.3 沖積層と西山層の境界面の性状分析(帯磁率測定)



- ブロック試料を採取した境界1の沖積層から西山層にかけて帯磁率を測定した。
- 沖積層は西山層に比べて高帯磁率を示す。また、金属光沢を示す鉱物を多く含む。
- 沖積層が高帯磁率を示すのは磁性が高い鉱物を多く含むためであり、そのため密度が高く、前頁で示したCT 画像では白く表示されるものと考えられる。



2.4 古安田層と西山層の境界面の性状分析(条線方向)



2.4 古安田層/西山層境界の性状分析 (変位センスの確認-研磨片観察)



■ 境界2のブロック 試料の研磨片観察 では、古安田層と 西山層の境界面に 複合面構造は認め られない。

下



2.4 古安田層と西山層の境界面の性状分析 (変位センスの確認-薄片観察)



TEPCO

2.4 古安田層と西山層の境界面の性状分析(すべりの方向)



22

1.	V2断層に関する分析結果	٠	٠	٠	2
2.	F ₃ 断層に関する分析結果	٠	٠	•	10
З.	F5断層に関する分析結果	•	٠	٠	23
4.		٠	٠	•	55
5.	①・②断層に関する分析結果	٠	•	•	68
6.	帯磁率に関する分析結果	٠	٠	•	74
7.	その他の断層に関する評価	٠	٠	•	92
8.	KK-f測線にみられる断層の評価	٠	•	•	140
9.	基盤上限面等の地形	٠	٠	•	147



←SSW

NNE→



F5横坑部西壁 16-19基(崩壊後, 平成27年3月)





F₅断層先端部の西山層がオーバーハング している部分の古安田層との境界面は凹凸 があり、鏡肌・条線は認められない。境界 面に付着する礫についても引きずりの痕跡 が認められないことから、不整合面と判断 される。



接写A 西山層オーバーハング部の接写 (左写真の白枠内を右斜め前方から接写)

















F₅断層・低角度断層・高角度断層の条線測定及び研磨片・薄片作製試料採取位置

■ F5立坑横坑部において、F5断層・低角度断層・高角度断層の条線方向を測定するとともに、それらの断層の変位センスを確認するための研磨片及び薄片作製用試料を採取した。

TEPCO

3.1 F5断層の運動像(F5断層の変位センスの確認(1)F5-1A研磨片)





3.1 F5断層の運動像 (F5断層の変位センスの確認(2) F5-1A 薄片(その1))



TEPCO

3.1 F5断層の運動像 (F5断層の変位センスの確認(3) F5-1A 薄片(その2))





3.1 F5断層の運動像 (F5断層の変位センスの確認(4) F5-1B 研磨片)





3.1 F5断層の運動像 (F5断層変位センスの確認 (5) F5-1B 薄片 (その1))



F5-1B(その1) 薄片観察結果



3.1 F5断層の運動像 (F5断層の変位センスの確認(6) F5-1B薄片(その2))



SW方向へ向かう正断層変位が推定される。

F5-1B(その2) 薄片観察結果


3.1 F5断層の運動像(低角度断層の変位センスの確認(1)低角度1研磨片)



低角度1 研磨片観察結果(赤枠内拡大)

低角度断層上盤側のNNE方向下がりの砂粒子の配列及び 褐色シルト層がP面と判断され、断層面との配置から、 上盤側がSSW方向へ向かう正断層変位が推定される。



3.1 F5断層の運動像(低角度断層の変位センスの確認(2)低角度1薄片(その1))



低角度1(その1)薄片観察結果

低角度1(その1)薄片観察結果(赤枠内の拡大)

低角度断層上盤側のNNE方向下がりの系統的な粘土鉱物の配列 及び石英粒子の長軸の配列がP面と判断され、断層面との配置から、上盤側がSSW方向へ向かう正断層変位が推定される。



3.1 F5断層の運動像(低角度断層の変位センスの確認(2)低角度1薄片(その2))



低角度1(その2)薄片観察結果

低角度1(その2)薄片観察結果(赤枠内の拡大)

低角度断層上盤側のNNE方向下がりの系統的な粘土鉱物の 配列がP面と判断され、断層面との配置から、上盤側が SSW方向へ向かう正断層変位が推定される。

3.1 F5断層の運動像(まとめ)



- 横坑壁面等に関する詳細な観察結果によると、F5断層にはNNW-SSE~E-W方向とNE-SW~N-S方向の2方向の条線が認められる。
- NNW-SSE~E-W方向の条線を示す運動については、研磨片、薄片の観察結果から逆断層センスの動きであること、条線の方向が褶曲軸に高角度に交差する関係にあることから、褶曲運動に関連して形成されたものと判断される。
- NE-SW~N-S方向の条線を示す運動については、研磨片、薄片及び横坑壁面の観察結果から正断層センスの動きであること、条線の方向がF5断層の 最大傾斜方向であり、かつ褶曲運動に伴う動きとは調和しないことから、褶曲運動に関連して形成されたものではないと判断される。

TEPCO

3.2 MIS7の古安田層中の割れ目の評価(F5立坑ボーリング調査)



■ F5-11孔の深度25.9mにみられる高角度割れ目は、これを挟んで細粒砂密集部による葉理に変位が 認められないことから、断層ではないと判断される。



3.3 低角度断層の連続性(F5立坑ボーリング調査) F5-10F5-7F5-7F5-11 $F5-8 \rightarrow N$ F5-3 E5-5 F5-6 S← Est -10 構成 東土・理め戻しま 高角度断層 傾斜66° 細粒砂 細粒砂混じり シルト混じり シルト 細粒砂 細粒砂 F 5-1071 10cm 標高-31.64m 古安田層中の高角度断層 F 5-1071 F 5-771 F 5-117L F 5-871 2 mm 標高-27.27m 標高-27.30m 標高-27.20m 標高-27.12m F5-5 F5-6 F5-4 F5-10F5-7 F5-11 F5-8 S÷ ́→Ν \sim -27.33m \sim 27.44m \sim -27.35m \sim -27.29m 地層の勾配方向と 標高 標高 $\square 2$ 断層変位センスが整合しない 古安田層中の細粒砂層 凡例 (m) (m) →これより下方へ連続しない .01.3 層相対比線の勾配(‰) 39‰ 55‰ (正数:北傾斜、負数:南傾斜) 地層の勾配方向と (小数第一位は四捨五入) Φ 断層変位センスが整合しない 0~25 →これより上方へ連続しない $(\mathbf{D})_2$ 26~99 -30 -30 100以上 180% 8 •••••• 断層推定線 ----- 主な層相対比線 18 ※古安田層と西山層の境界は凹凸のある Ο 高角度断層·低角度断層 0 面からなる。(不整合面直下の水平な筋 確認位置 × は、掘削によるキズである。) コアの確認範囲を 0 断層なし 超えるもの 0 不整合面 →これより北に連続しない コアで変位量が確認 0 できるもの ○ 変位量が不明なもの 3 21 盛土・埋め戻し土 古安田層 (M1S7) -40 -40 古安田層 (M1S9) 古安田層~西山層間の不整合面 西山層 F5立坑近傍の地質断面図 ※Oの添え字は変位量(cm)を示す。

■ 立坑調査で確認された低角度断層は、F5-6孔までは確認されるが、F5-10孔より北では確認されないことから、これより北方へ連続しないと判断される。

■ F5-10孔の変位量不明の断層に連続する場合及び変位量2cmの断層に連続する場合のいずれにおいても、地層の勾配方向と断層変位センスが整合しないことから、これより上方に連続しないと判断される。

■ F5-7孔の変位量2cm及び変位量1.3cmの小断層は、それらの下方延長にある地層の勾配方向と断層変位センスが整合しないことから、これより下方に連続しないと判断される。

3.3 南傾斜高角度断層の連続性(F5立坑ボーリング調査)



立坑調査で確認された南傾斜高角度断層とボーリングで確認された断層については、それらの上方延長上にある地層がほぼ水平または勾配方向と断層変位センスが整合しないこと、並びに、F5-10孔の標高-32m以深及びF5-7孔の標高-27m以深には断層が確認されないことから、これらより上方または北方に連続しないと判断される。

3.3 F5-10孔以北の小断層の連続性(F5立坑ボーリング調査)



F5-11孔及びF5-8孔の標高-31m付近以浅の変位量2cm~5cmの小断層は、これらの下方延長上にある地層がほぼ水平または勾配方向と断層変位センスが整合しないこと、南方延長上のF5-7孔の標高-26m以深には断層が認められないことから、これらより下方または南方へ連続しないと判断される。

3.3 北傾斜高角度断層の連続性(F5立坑ボーリング調査)



立坑調査で確認された北傾斜高角度断層とボーリングで確認された断層については、それらの上方延長にある地層の勾配がほぼ水平であること、F5-3孔の標高-33m以深に断層が認められないことから、これより上方に連続しないと判断される。

3.4 火山灰分析: 阿多鳥浜テフラ(F5立坑ボーリング調査)



3 4 5 6 7 8 9 1 2 3 4 5 6 7 8 9 10 1 2 3 4 5 6 7 8 9

F5-1 孔の掘削深度 20.08m に層厚 20mm の細粒火山灰が分布する。



コア写真(F5-1孔:深度20m付近)

火山ガラスの屈折率分析結果

F5-1 孔の掘削深度20.08m に分布する テフラは、火山ガラスの主成分分析及び屈 折率分析結果によると、阿多鳥浜テフラ (Ata-Th:約24 万年前)に対比される。



火山ガラスの主成分分析結果



3.4 火山灰分析:加久藤テフラ(F5立坑ボーリング調査)





3.5 ボーリングコア写真1 (F5立坑ボーリング調査)





3.5 ボーリングコア写真2(F5立坑ボーリング調査)



3.5 ボーリングコア写真3(F5立坑ボーリング調査)





3.6 古安田層の勾配(F5立坑ボーリング調査)





3.7 F5断層CTスキャン結果(荒浜側防潮堤付近ボーリング調査)



F5断層 下面深度40.49m 標高-35.11m

- F5-17孔のF5断層は、上面境界が下面境界に比べてシャープである。
- F5-16孔のF₅断層は、掘削時にやや組織が乱れている可能性があるが、全体としては上面境界、下面境界ともにシャープである。



3.8 古安田層中の小断層の評価(荒浜側防潮堤付近ボーリング調査)



3.8 古安田層中の小断層の評価(荒浜側防潮堤付近ボーリング調査)



- MIS9堆積物中の小断層は、走向がばらつき方向性は認められない。傾斜は、低角度な8°を除くと、45°~69°の範囲にあり、中角度のものが多い。
- 走向・傾斜において、立坑調査で認められたF5断層の正断層活動に伴う小断層と類似するものはF5-15孔の標高-30.49m に分布するN77W66Sの小断層であるが、この小断層は位置関係からF5断層に連続するものではない。
- 古安田層 MIS7堆積物中に認められる小断層は、変位量が小さくコアの中で消滅するものがみられること、断層粘土や破砕部が認められないこと、傾斜に系統性が認められないこと等から、地層の未固結時に圧密沈下量の差などによって形成されたと考えられる。



3.9 4号炉南側のボーリング調査結果





1.	V2断層に関する分析結果	••• 2
2.	F3断層に関する分析結果	• • • 10
З.	F5断層に関する分析結果	••• 23
4.	$\alpha \bullet \beta$ 断層に関する分析結果	••• 55
5.	①・②断層に関する分析結果	• • • 68
6.	帯磁率に関する分析結果	••• 74
7.	その他の断層に関する評価	••• 92
8.	KK-f測線にみられる断層の評価	• • • 140
9.	基盤上限面等の地形	• • • 147



4.1 大湊砂層の原地形における分布(大湊砂層基底面の形状)



番神砂層・大湊砂層基底面等高線図

番神砂層・大湊砂層基底面(古安田層上限面に等しい)は、1号炉北半部から2号炉周辺にかけて標高20m ~30m程度の緩斜面~平坦面からなる高まりを形成しており、その周囲はやや急な斜面となっている。

■ 1号炉北側法面の東半部に分布する大湊砂層は、この緩斜面~平坦面を覆って堆積している。



4.1 大湊砂層の分布(1号炉北側法面~1号炉+8m坑断面図)



- 大湊砂層は、1号炉北側法面では古安田層上限面の緩斜面~平坦面を覆って標高27m~34m付近に分布しており、南側に緩やかに高度を下げながら連続している。
- 1号炉+8m坑切羽は標高12m~14m付近にあり、上記の緩斜面~平坦面から南に傾斜する斜面の肩部付近に 位置している。
- 同切羽では西山層を水平な成層構造を示す水成砂層が覆っており、層相及び分布位置から1号炉北側法面に 分布する大湊砂層と一連の堆積物と判断される。



4.2 α断層の運動像の分析 (A-2孔(α2)ボーリングコア)



α 2の走向・傾斜と条線方向 (シュミットネット下半球投影) α断層粘土部の下面には不明瞭な条線が認められる。条線の方向は、
 断層面の走向・傾斜 N4E77Eに対してレイク角 75Lと、高角度であることから、α断層は鉛直変位成分が卓越する断層と判断される。



4.2 α断層の運動像の分析 (A-2孔(α2)研磨片)



研磨片試料観察結果 (赤枠内の拡大)

 α断層粘土部及び断層上盤側に認められる断層面に対して、左下がりのせん断面がR1面と判断 され、断層面との配置から東落ちの正断層変位が推定される。

4.2 α断層の運動像の分析 (A-2孔(α2)薄片)



TEPCO

4.3 β断層の運動像の分析 (A-2孔(β2)ボーリングコア)





4.3 ß断層の運動像の分析 (A-2孔(ß 2)研磨片)

と判断される。それらの面と断層面との配置から、東落

ちの正断層変位が推定される。



研磨片観察結果(赤枠内の拡大)



4.3 ß断層の運動像の分析 (A-2孔(ß2)薄片)



4.4 α · β 断層の鉱物組成(X線回折分析結果)







粉末 X 線回折分析の流れ

本測定は、「JIS K 0131 X線回折分析通則」および「JGS 0251 粘土鉱物 判定のための試料調整方法」(地盤工学会 地盤材料試験の方法と解説) に 準拠し実施

- ※1:試料全体に含まれる鉱物の同定を行う分析。75μmの試験ふるいを通過 するまで粉砕して測定。
- ※2:粘土鉱物の同定を行う分析。層状珪酸塩鉱物である粘土鉱物を定方位で 配列させることで回折したX線の信号強度を増加させ、粘土鉱物を強調 して区別しやすくする。予め、水ひにより2μm以下の粒子を抽出し、 粘土鉱物の純度を向上させる。
- ※3:同じ格子面間隔を有する膨潤性粘土鉱物及びその他の粘土鉱物を区別す るための分析。エチレングリコール(EG)は、膨潤性粘土鉱物の層所 としてすばやく取り込まれる。膨潤性粘土鉱物の格子面間隔を増大させ る性質を利用して、同じ格子面間隔の粘土鉱物と区別しやすくする方法。
- ※4:格子面開隔7Å(20=12.5°付近)にビークを有するカオリナイト及び縁 泥石を区別する分析。緑泥石が酸で分解されやすい性質を利用してカオ リナイトと区別する。

			鉱物名	スメクタイト	緑泥石	カオリナイト	イライト	角閃石類	石膏	石英	カリ長石	斜長石	方解石 (※5)	9 £ 1
断層名	試料名	採取孔 採取位置(振利深度)	住状 (●:固結、O価結していない)											
α 断層	α1	A-1_103. 24	粘土 (●)				•		Δ	0		Δ		
	α1 (健)	A-1_103. 41	西山層泥岩		÷		•			0		Δ		
	α 2	A-2_116.33	粘土 (O)		•	-	*	•		0	847	Δ		- 54
	α2 (健)	A-2_116.50	西山層泥岩	•	•	•	÷			0	·	Δ		1
	α 3	A-3_177.99	粘土 (●)		•		•	•		0	is.v	Δ		
	α3 (健)	A-3_178.01	西山層泥岩		•		•			0	Δ	Δ		
	α4	B-1_44. 94	粘土 (●)		•		•		12	0	191	0	•	
	α4 (健)	B-1_44. 69	西山層泥岩	÷	•	•	•	•		0	3 • 2	0		
	β1	A-1_54. 16	粘土 (●)	740	*	391	*			0	1963	Δ		20
	β1 (健)	A-1_54.36	西山層泥岩	-		12.7			145	0	141	Δ		-
	β2	A-2_59. 10	粘土 (O)		*	۲	*		۲	0		Δ		10
β 断層	β2 (健)	A-2_59. 29	西山層泥岩		•	٠	•			0		Δ		
	β3	A-3_131.30	粘土 (O)				•			0		Δ		
	β3 (健)	A-3_131.52	西山層泥岩	3 4 3	•			•		0	3 4 3	Δ		2
	β4	A-4_168.68	粘土 (●)	-	•	144	10		7748	0	847	Δ		
	β4 (健)	A-4_168.88	西山層泥岩		•	•	•	•		0	•	Δ		1

鉱物の種類と相対含有量

※5 微量のピーク1箇所のみのため、不確定。

※6 転転のにつう(面)のかのひにめ、小畑にこ ※6 相対含有量は、石英のビーク強度を基準として、各鉱物のビーク強度との比から簡易的に求めた相 対量で、定量したものではない。

相対含有量(※6);◎多量,○中量、△少量、・微量

α・β断層の粘土部と断層近傍の西山層のX線
 回折分析結果によると、断層粘土部とその近傍の西山層の鉱物組成に、有意な違いは認められない。

64

4.5 $\alpha \cdot \beta$ 断層の変位量評価と $\alpha \cdot \beta$ と系統が異なる断層の影響



α・β 断層の変位量とその他の断層の分布図



 $\alpha \cdot \beta$ 断層とその他の断層の走向・傾斜

- α・β断層の系統と異なる断層は、隣接する
 ボーリング孔に連続しない。
- ボーリングで確認した鍵層をつないだ対比線は、概ね平行に分布し、それぞれの鍵層の間隔は、ほぼ一定であることから、α・β断層の変位量の推定にあたり、それらの小断層の影響はほとんどないと判断される。



4.6 α・β断層の系統と異なる断層の評価



断層の連続性 (走向・傾斜がα・β 断層の系統と異なる幅1.5mm以上の断層)

- α・β断層の系統と異なる断層の走向・傾斜はばらついており、α・β断層の系統の他に方向の 集中は認められない。
- α・β断層の系統と異なる断層は、隣接するボーリング孔に延長せず、連続性がない。



4.7 α · β 断層の活動模式図

 $\alpha \cdot \beta$ 断層の活動模式図

番号	地質時代	模式図	地質イベント	記事
1	前期更新世		 ・西山層の堆積 ・褶曲運動の進行 ・α・β断層の形成 	西山層堆積末期に褶曲運動が進行し、背斜構造翼部にα・ β 断層が形成された。
2	前期更新世 ~ 中期更新世		・褶曲運動の停止 ・西山層の圧密・固化 ・西山層の侵食	褶曲運動が停止するとともに、西山層の圧密・固化作用 が進行し、α・β 断層の破砕部も固結した。 さらに、海水準の相対的な低下に伴って西山層が侵食さ れ、起伏に富む地形が形成された。
3 a	山期再获册		 ・古安田層の堆積 ・α・β断層の重力性すべり 	海水準の相対的な上昇に伴い、西山層の侵食地形を埋積 して古安田層が堆積した。 古安田層の圧密作用に伴い、古安田層基底面の谷方向へ の引張応力が作用し、西山層と限面付近のα・8 断層に重
3 b	中初 文利 臣		・古安田層中の小断層の形成	の 1 私に みれらい さば 1 年前に、古安田層内に小断層が形
4	後期更新世		・古安田層の侵食 ・大湊砂層の堆積	海面低下時に古安田層が侵食された。さらに、その後の 海面上昇に伴って大湊砂層が堆積した。
5	現在		・施工による掘削除去	1号及び2号炉の建設に伴い,α・β断層の分布する西 山層の高まりは掘削除去された。
		大湊砂層 古安田層 西山層		



1.	V2断層に関する分析結果	••• 2
2.	F ₃ 断層に関する分析結果	••• 10
З.	F5断層に関する分析結果	••• 23
4.	$\alpha \cdot \beta$ 断層に関する分析結果	••• 55
5.	①・②断層に関する分析結果	••• 68
6.	帯磁率に関する分析結果	• • • 74
7.	その他の断層に関する評価	••• 92
8.	KK-f測線にみられる断層の評価	• • • 140
9.	基盤上限面等の地形	• • • 147



5. ①・②断層の分布形態及び運動像

①・②断層付近の横断面図(1-1'断面~6-6'断面)及び縦断面図(A-A'断面)を作成し、分布形態及び運動像の検討を行った。



5. ①・②断層の分布形態及び運動像



注) 鍵層の走向・傾斜は、地すべり土塊の外側の構造と平行と仮定して表記。推定断層は、鍵層の分布 に不連続や鍵層間の層厚の短縮が見られる箇所に高角度正断層として表記。(他の断面図も同様)

側方断層

- 北西部の横断面では、地すべり土塊は底面をF₅断層とし、南西側を①断層、北東側を②断層に囲まれた逆台形を示している。
- 1-1、断面では、3S-22孔で①断層を、3S-18孔で②断層を確認しており、 地すべり土塊内で鍵層が落ち込んだ形態を示している。3S-22孔では、Nt-17が欠如しNt-18とNt-16間の層厚が短縮していることから、地すべり土塊 内に正断層の分布が推定される。
- 2-2'断面では3S-3孔で①断層を確認しており、地すべり土塊内で鍵層が 落ち込んだ形態を示している。3S-3孔ではNt-17が欠如し、Nt-18とNt-16 間の層厚が短縮していること、3A-4孔においてもNt-17とNt-16間の層厚が 短縮していることから、地すべり土塊内に正断層の分布が推定される。

5. ①・②断層の分布形態及び運動像





中央部の横断面では、地すべり土塊は北西部と同様の逆台形を示している。
 3-3'断面では、3S-2孔及び水平ボーリング3S-6H孔で①断層を確認しており、地すべり土塊内で鍵層が落ち込んだ形態を示している。また、3S-6H孔では、地すべり土塊内でNt-18を確認しているが、4K-16孔ではほぼ同じ標高付近にNt-16を確認しており、鍵層の分布に不連続が見られる。
 4-4'断面では、3S-5孔で①断層を、斜めボーリング3S-9H孔で①断層及び②断層を確認しており、地すべり土塊内で鍵層が落ち込んだ形態を示している。3S-9H孔ではNt-17とNt-16間の層厚が短縮していることから、地すべり土塊内に正断層の分布が推定される。

■ 古安田層の標高-25m付近には砂礫層がほぼ水平に分布している。


5. ①・②断層の分布形態及び運動像





南東部の横断面においては、地すべり土塊は鍋底状の形態を示している。

- 5-5'断面では、3S-12孔で①断層を、3S-26孔で②断層を、3S-25孔では 側方断層を確認している。3S-26孔では、軽石からなる鍵層Np-7が地すべ り土塊の内外で重複して確認されており、地すべり土塊が逆断層的に変位 したと推定される。
- 6-6'断面では、3S-13孔、3S-16孔及び3S-17孔で側方断層を確認している。3S-16孔では、Nt-16が地すべり土塊の内外で重複して確認されていることから、地すべり土塊が逆断層的に変位したと推定される。

古安田層の標高-25m付近には砂礫層がほぼ水平に分布し、標高-10数m付近には複数のボーリングで火山灰質砂~シルトの分布が確認されている。



5. ①・②断層の分布形態及び運動像





100~

- 縦断面においては、地すべり土塊は底面をF₅断層とし、北西端及び南東端を側方断層に囲まれた舟形を示している。
- 地すべり土塊北西端の側方断層は、南東落ちの高角度正断層からなり、南 東端の側方断層は、上盤側が南東に変位する低角度逆断層からなる。
- 地すべり土塊内部の鍵層は不連続な分布を示し、正断層によってブロック 化していることが推定される。
- 以上のことから、①・②断層すべり土塊は内部がブロック化して正断層的に落ち込むとともに、全体としては北西から南東に移動し、南東端部で逆断層的に変位したと判断される。
- なお、地すべり土塊を覆う古安田層中には、標高-25m付近に砂礫層がほ ぼ水平な分布を示しており、①・②断層による変位・変形は受けていない と判断される。



側方断層

3号炉

(1)

1.	V2断層に関する分析結果	•	•	•	2
2.	F ₃ 断層に関する分析結果	٠	٠	٠	10
З.	F5断層に関する分析結果	٠	•	٠	23
4.	 <i>α</i> • <i>β</i> 断層に関する分析結果 	٠	•	٠	55
5.	① • ②断層に関する分析結果	٠	٠	٠	68
6.	帯磁率に関する分析結果	•	•	٠	74
7.	その他の断層に関する評価	٠	٠	٠	92
8.	KK-f測線にみられる断層の評価	٠	٠	•	140
9.	基盤上限面等の地形	•	•	•	147



6.1 沖積層と古安田層の帯磁率の比較





- 帯磁率は,沖積層,古安田層と も相対的に砂層で高く,シルト 層で低い傾向がみられる。
- 古安田層の砂質部については、 軽鉱物を多く含む箇所は帯磁率 が低く、重鉱物を多く含む箇所 は帯磁率が高い傾向がみられる。
- 沖積層の砂質部は、重鉱物を多 く含み、帯磁率が高い。
- 以上のように、帯磁率は重鉱物の含有量に関係し、L1-3孔の古安田層については、シルト層の帯磁率が低く、砂質部で変動が大きい他孔の古安田層の帯磁率変化と同様の傾向を示している。

6.1 沖積層と古安田層の帯磁率の比較



- 沖積層の砂質部は,重鉱物を多く含み,帯磁率が高い。
- 古安田層の砂質部については、軽鉱物を多く含む箇所は帯磁率が低く、重鉱物を多く含む箇所は帯磁率が高い傾向 がみられる。



6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 L1立坑~海側)





6.2 地層境界の帯磁率測定結果 (帯磁率測定位置 V2立坑~5号炉側, F3立坑付近)



6.2 地層境界の帯磁率測定結果(
 (帯磁率測定位置 L1立坑~F3立坑~V2立坑)





6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 L1-3孔)

L1-3孔の分析結果

TEPCO



- 帯磁率は、古安田層の砂質部及び基底付近の礫を含む 部分で高く、西山層(泥岩)で低い。
- 深度 32.5m付近の葉理が明瞭なシルト質砂で帯磁率が 低下している。



6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 L1-5孔)

L1-5孔の分析結果





※帯磁率はループセンサで計測した。



6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 L1-4'孔)

L1-4' 孔の分析結果



帯磁率は、古安田層基底付近の砂礫で高く、西山層 (泥岩)及び古安田層の砂質シルト及びシルト・砂互 層で低い。





6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 L1-9孔)

L1-9孔の分析結果



帯磁率は、古安田層基底付近の砂礫で高く、西山層 (泥岩)及び古安田層の砂質シルトで低い。古安田層 の砂礫を含む部分でやや高い傾向がみられる。





6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 V2-2孔)

V2-2孔の分析結果



帯磁率は、沖積層の砂質部で高く、西山層(泥岩)で 低い。沖積層の基底付近の砂質部では特に高く、シル トではやや低い。





6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 V2-7孔)

V2-7孔の分析結果



帯磁率は、古安田層の砂質部で高く、西山層(泥岩) 及び古安田層のシルト質部及び泥岩角礫密集部で低い。



※帯磁率はループセンサで計測した。



6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 F3-4孔)

F3-4孔の分析結果



帯磁率は、古安田層の泥岩礫を多く含むシルト質 砂礫で低く、西山層(泥岩)も低い。古安田層の ノジュールを含む部分はやや高い。





6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 F3-5孔)

F3-5孔の分析結果



- 帯磁率は、古安田層のシルト質部及び西山層(泥岩) で低い。古安田層の砂礫を含む部分ではやや高いが、 礫が泥岩礫からなる部分では低い。
- CT画像解析とコアの再観察結果から、古安田層/西山 層境界を深度 21.30mから深度 21.40mに修正した。



※帯磁率はループセンサで計測した。



6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 Va-3孔)

Va-3孔の分析結果



沖積層の砂室部の帯磁率は変動なく極めて高く、帯 磁率が低い西山層(泥岩)とは明瞭に区分できる。



※帯磁率はループセンサで計測した。



6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 F3-2孔)

F3-2孔の分析結果





6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 V2-1孔)

V2-1孔の分析結果



帯磁率は、古安田層のシルト質部でやや低く、西山層泥岩で低い。古安田層の泥岩以外の密度の高い礫を含む部分で高い。





6.2 地層境界の帯磁率測定結果(帯磁率測定位置 Va-1'孔)

Va-1' 孔の分析結果



- 帯磁率は、古安田層の粘土・砂互層、西山層泥岩 ともに低い。
- グラウンドアンカーをくり抜いた箇所がある。



