資料4

#### 再処理施設、廃棄物管理施設、MOX燃料加工施設

# 出戸西方断層南方の地質調査結果

# 令和元年10月3、4日



## 鷹架沼南岸の地質調査結果(調査内容)







ルートマップ









#### 写真①



鷹架層上部層(T<sub>3</sub>)と 砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)との不整合



#### 砂子又層下部層(S1)の急傾斜構造



#### Tkh露頭(地質観察:スケッチ)





地質観察の結果、下位より砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)、砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)、中位段丘堆積層(M<sub>1</sub>)、火山灰層(Im)の累重関係を確認した。



## Tkh露頭(地質構造と露頭写真)





不整合の状況写真

#### 砂子又層上部層と砂子又層下部層の比較(Tkh露頭) 山中式土壌硬度計による測定結果





#### 砂子又層上部層と砂子又層下部層の比較(Tkh露頭) 帯磁率計による測定結果







四

紀



審査会合(2019.9.18)

資料1-1 p263 再揭

**JNF** 

#### ボーリング調査・地質構造検討



地	質時代	層相	特徵	地質区分
第四紀	後期更新世	ローム / 砂質シル	ヽ: 風成層。十和田レッドなどの指標テフラを挟む。	火山灰層(lm)
		細礫混り砂	:扁平細円礫を含むやや淘汰の悪い粗粒砂。基底礫層を伴う。海成砂層。	中位段丘堆積層(M1)
	中期更新世 ~ 前期更新世	シルト / 砂質シル	< : 砂層と互層する。巣穴状の生痕化石が多数みられる。	
		粗粒砂	:やや淘汰の悪い粗粒砂。基底礫層を伴う。海成砂層。	
		細粒砂	:やや淘汰の悪い砂層。段丘堆積層と比べて、風化により褐色味を帯びる。海成砂層。	砂子又層上部層(S3)
		確混り砂	: 白色シルト岩礫を多く含む。シルト~腐植質シルト層を挟在する。非海成層	
		■■ シルト ── 粗粒火山灰	: シルト〜腐植質シルト層。 : 結晶質粗粒火山灰。角閃石や黒雲母が目立つ。	
	鮮新世	凝灰質シルト岩	: 塊状な凝灰質シルト岩。 軽石が散在する。	
新		細粒砂岩	:成層砂岩の上方細粒化。境界は漸移的。下半部は葉理。	
第		粗粒砂岩	: 軽石を含む中粒〜粗粒砂岩。平行葉理が認められる。	砂子又層下部層(S1)
三紀		この 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一	: 下位の凝灰岩礫を含み、基質支持相を示す。 - 細数	
		■ <i>確</i> 成石 ■ シルト岩	:和桓~中祖族氏右。朱珪が認められる。 :軽石を含む中 <mark>粒~粗粒砂</mark> 岩。葉理が認められる。	
	中新世	細粒砂岩	: 海底堆積物	鷹架層上部層(T3)
		25°~ 地	電境界の傾斜 <sup>、、25</sup> 内部構造(層理・葉理など)の傾斜	

 ・鷹架層上部層(T<sub>3</sub>)及び砂子又層下部層(S<sub>1</sub>) は、全体に30°~60°程度東へ傾斜し、非 対称な向斜構造の西翼部を形成している。
 ・一方、砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)は、傾斜する鷹 架層上部層及び砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)を不整 合に覆って、ほぼ水平に分布し、砂子又層上 部層(S<sub>3</sub>)中に認められる葉理にもほとんど傾 斜は見られない。また、砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)
 を覆う中位段丘堆積層(M<sub>1</sub>面堆積物)もほぼ 水平に分布している。

審査会合(2019.9.18)

資料1-1 p264 再揭

JNF

注)地質断面図中のTkh露頭は、スケッチ図の左右を反転して投影している。

砂子又層の地質構造









向斜軸東側の地表地質調査(ルートマップ)





## 向斜軸東側の地表地質調査(露頭1)

審査会合(2019.9.18) 資料1-1 p268 再掲





#### 砂子又層上部層と砂子又層下部層の比較(露頭1) 山中式土壌硬度計による硬度測定結果





### 向斜軸東側の地表地質調査(露頭2)







露頭2の露頭写真・スケッチ図

#### 砂子又層上部層と砂子又層下部層の比較(露頭2) 山中式土壌硬度計による硬度測定結果





## 向斜軸東側の地表地質調査(写真a~d)





※写真e~iは次ページに掲載

←北東

写真a 標高30~35m付近にみられる砂子又層上部層(S<sub>3</sub>) ・褐色細粒砂とシルトからなる。 ・層相境界は6<sup>°</sup>南に傾斜している。 南西→

北西→

←北東





写真c 湖岸沿いにみられる砂子又層下部層(S<sub>1</sub>) ・軽石質砂岩からなる。 ・葉理は16<sup>°</sup> 南西に傾斜している。



←南東

写真d 湖岸沿いにみられる砂子又層下部層(S<sub>1</sub>) ・粗粒砂岩からなり、シルト岩薄層を挟む。 ・葉理は10°北西に傾斜している。

- 写真b 標高15~20m付近にみられる 砂子又層上部層(S<sub>3</sub>) ・褐色細粒砂からなり、シルト薄層を挟む。 ・葉理は25°南東に傾斜している。
- ・写真aと写真bに示す地点において、それ
   ぞれ標高30~35m付近と標高15~20m付
   近に砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)が分布する。
- ・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)は褐色細粒砂、シ ルトからなる。
- ・写真cと写真dに示す地点において、湖岸
   沿いに砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)が分布する。
   ・砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)は、軽石質砂岩、粗
- ・砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)は、軽石質砂岩、粗 粒砂岩からなり、シルト岩薄層を挟む。

#### 向斜軸東側の地表地質調査(写真e~i)







写真h 湖岸沿いにみられる砂子又層下部層(S<sub>1</sub>) ・粗粒砂岩とシルト岩の互層からなる。 ・葉理は12°北西に傾斜している。



写真i 湖面下にみられる砂子又層下部層(S<sub>1</sub>) ・粗粒砂岩とシルト岩の互層からなる。 (シルト岩の下位に粗粒砂岩がみられる。)

・写真eと写真f及び写真gに示す地点にお いて、それぞれ標高5~10m付近と標高15 ~20m付近に砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)が分 布する。 ・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)は細粒砂~シルト からなる。 ・写真gと写真hに示す地点において、湖岸 沿い、湖面下に砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)が 分布する。 ・砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)は、粗粒砂岩、シル ト岩からなる。

## 向斜軸東側の地表地質調査(写真j~k)







#### 向斜軸東側の地表地質調査(地質図)







# 向斜軸東側の地表地質調査(地質断面図)







鷹架沼南岸周辺の地質断面図

注)地質断面図中のTkh露頭、露頭1、露頭2は、 スケッチ図の左右を反転して投影している。

- ・砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)は、向斜軸東側では葉理の傾斜は概ね10<sup>°</sup>前後で西 に傾斜し、非対称な向斜構造の東翼部を形成している。
- ・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)中の葉理の傾斜方向はバラついており定向性はみられない。
- ・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)は、約15~20mのほぼ一定の層厚で、約1.6%東に緩く傾斜しており、向斜構造を形成する下位層とは非調和な分布を示している。

## 地質図の更新履歴と変更点(1/2)



INF



2km

## 地質図の更新履歴と変更点(2/2)



INF



## 地質年代測定(FT法、U-Pb法):試料



B-21孔



↑ Tkh露頭:砂子又層下部層(S1)の標高22m付近に 認められる凝灰岩【Tkh-T\_01\_f.a試料】



#### ↑B-21孔:砂子又層下部層(S1)の深度19.51~20.12m(標高22.41~23.02m)に認められる凝灰岩 【B-21\_19.5-20.1\_f.a試料】



審査会合(2019.9.18) 資料1-1 p277 再掲

↑Tkh露頭:砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)(非海成層)の基底 付近(標高26.5m付近)に認められる粗粒火山灰 【Tkh-S\_01.c.a試料】

以下の試料を対象に地質年代測定(FT法、 U-Pb法)を実施した。

【Tkh-S\_01.c.a試料】

 Tkh露頭:砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)(非海成 層)の基底付近(標高26.5m付近)に認め られる粗粒火山灰

【Tkh-T\_01\_f.a試料】

- Tkh露頭:砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)の標高
   22m付近に認められる凝灰岩
- 【B-21\_19.5-20.1\_f.a試料】
- ・B-21孔:砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)の深度
   19.51~20.12m(標高22.41~23.02m)に
   認められる凝灰岩

地質年代測定(FT法、U-Pb法):結果





地質年代測定(FT法、U-Pb法)の結果、砂子又層下部層(S1)からは3.8±0.4Ma、3.9±0.4Ma、4.0±0.1Ma、砂 子又層上部層(S<sub>3</sub>)からは378±3ka、0.50±0.1Maの年代値が得られた。

・砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)については、これまでの知見と整合的な結果が得られ、新第三系鮮新統と判断される。

・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)については、これまでの知見より若い年代値が得られ、第四系中部更新統と判断される。

ka:千年前 Ma:百万年前

							7	長1-1. 年代	代測定結果一個	覧表(ジルコン)										
武料名	(1) 測定 鉱物	(2) 測定 方法	結晶 数 (個)	<u>自発</u> 移  (cm <sup>-:</sup>	<u>家分裂</u> 开 <sup>2</sup> )	<u>發跡</u> N <sub>s</sub>	23 	<sup>88</sup> U <u>計数(1</u> ρ <sub>11</sub> m <sup>-2</sup> )	ナンプル) N <sub>u</sub>	(3), (4 - <sup>238</sup> U計数(スタ) の ustd _ ( cm <sup>-2</sup> )	) ンダード) Nusd	Zeta値 (cm <sup>2</sup> •yr <sup>-1</sup> )	(5) 相関 係数 r	(6) $\chi^{2}$ 検 定 $Pr(\chi^{2})$	ウラン 濃度 (ppm)	(7), ( FT年 Age	8),(9) E代値 ±1σ	(1)	D) U-Pb年代値 Age±2σ	ŝ
① Tkh-S_01_c.a	Zr	Ext.S	30	3.10 >	< 10 4	51	2.87	$ imes$ 10 $^{10}$	47,467,028	9.183 ×10 <sup>9</sup>	162,186	50.8 ± 2.4	0.132	66	232	0.5	± 0.2	l Ma	<mark>378 ± 3 ka</mark> (n=10)	'}-(Sa
② Tkh-T_01_f.a	Zr	Ext.S	15	2.10 >	< 10 5	97	2.74	imes10 <sup>10</sup>	10,481,040	9.768 ×10 <sup>9</sup>	119,659	42.6 ± 2.3	0.901	12	211	3.9	± 0.4	4 Ma	4.0 ± 0.1 Ma	-
Tkh-T_01_f.a	Zr	Ext.S	36	2.61 >	< 10 5	279	2.74	×10 10	25,092,444	9.768 ×10 <sup>9</sup>	119,659	42.6 ± 2.3	0.619	0	236	4.6	± 0.4	4 Ma *	土	
③ B-21_19.5-20.1_f.a	Zr	Ext.S	31	2.57 >	< 10 <sup>-5</sup>	116	1.49	$ imes$ 10 $^{10}$	12,816,990	9.846 ×10 <sup>9</sup>	120,616	42.6 ± 2.3	0.792	64	225	3.8	± 0.4	4 Ma	(参)~4.0 Ma (インターセプト年代)	⊱(S <sub>1</sub>
B-21_19.5-20.1_f.a	Zr	Ext.S	36	2.69 >	<10 <sup>5</sup>	136	2.48	×10 10	13,547,183	9.846 ×10 <sup>9</sup>	120,616	42.6 ± 2.3	0.668	5	212	4.2	± 0.4	4 Ma *	±	5
<ul> <li>(1) 測定鉱物 Zr:ジルコン, Ap:アパタイト, Sp:スフェーン</li> <li>(2) 測定方法: LA-ICP-MS-FT (内部面:Int.S, 外部面:Ext.S) (*Int.S: Internal surface, Ext.S: External surface)</li> <li>(3) ウランカウント数(Ns計数面積への補正値)</li> <li>(4) 測定面積補正値: Ns 計数面積 / レーザースポット面積</li> <li><sup>238</sup>U濃度, U-Pb年代測定用標準試料:91500 (平均: 84ppm片を使用)</li> <li>(5) ρ sとρuの相関係数</li> </ul>							(6) $Pr(\chi^2)$ : $\chi^2$ 値の自由度(n-1)の $\chi^2$ 分布における上側確率 (Galbraith, 1981) (7) 年代値: T = (1/ $\lambda$ D)·ln[1+ $\lambda$ D· $\zeta$ ·(Ns/Nu)· $\rho$ ustd] (Int.SはNs×1/2) (8) 誤差: $\sigma$ T = T×[1/ $\Sigma$ Ns+1/ $\Sigma$ Nu+1/ $\Sigma$ Nustd+( $\sigma_{\zeta}/\zeta$ ) <sup>2</sup> ] <sup>1/2</sup> (9) <sup>238</sup> Uの全壊変定数: $\lambda_{D}$ = 1.55125×10 <sup>-10</sup> yr <sup>-1</sup> (10) *参考値: 全測定粒子の平均年代値 Zeta値: $\zeta = (1/\lambda_{D})(e^{\lambda d-\Lambda std} - 1)/[g(\rho_{s}/\rho_{u})_{std} \cdot \rho_{ustd}]$ ; A <sub>std</sub> は年代標準試料(Fish Canyon Tuff Zircon). ジオ メトリーファクター: g = 0.5 (Int.S) or 1 (Ext.S)													

・FT年代測定でのU濃度測定及びU-Pb年代測定にはLA-ICPMS法(レーザーアブレーションICP質量分析法)を用いた。

・『LA-ICPMS法は、固体試料の直接分析が可能であり、分析感度、繰り返し再現性、簡便性、迅速性が高い』とされている(坂田ほか, 2013)。

・LA-ICPMS法による『ジルコンU-Pb年代測定法の適用範囲を約46億年前から10万年前まで拡張することが可能』とされている(坂田ほか, 2013)。

・近年、機器の性能は向上しており、『レーザー光の短波長化とレーザー発信時間の短縮が進み』、誤差の原因となる要素の低減(測定精度の向上) につながって いるとされている(坂田ほか, 2013)。

・Tkh-S\_01\_c.a.試料のU-Pb年代精度が非常に高い理由としては、分析法、機器の精度向上のほかに、試料そのものが高い均質性をもち、非常に若い年代ながらコン コーダント粒子のみを選別して、最若粒子集団の選定を行うことができたことが、高精度年代測定値の取得につながったと考えられる。

坂田 周平、岩野 英樹、檀原 徹、平田 岳史(2013)LA-ICPMSによるジルコンU-Pb年代測定法の改善.日本地質学会学術大会講演要旨,第120年学術大会,T3-O-1.

・微化石分析については、珪藻・石灰質ナンノ・花粉等について実施したものの、年代を特定するのに有効な種の産出が認められなかった。

#### Tkh露頭:標高30~31mの詳細観察



INF



標高30~31m付近の接写写真

標高30~31m付近のブロック試料写真

#### Tkh露頭:標高30~31mの詳細観察

審査会合(2019.9.18) 資料1-1 p280 再揭



・鏡下での構成粒子の観察の結果、標高30~31m付近にみられる砂子又層上部層(S3)中のシルト~シルト質砂の構成粒子は、円磨され た白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子を主体とする。新鮮な無色鉱物(長石、石英)も含まれるが、形状は角~円形とバラツキがみられる。 ・雑多な構成粒子からなる水流による堆積物と考えられることから、放射性年代測定の精度を担保できるようなテフラは認められない。

試料(1)



·円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子を主体とする。 ・角~亜角形の無色鉱物(長石、石英)を含む。

試料(5)



・円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子を主体とする。 ・角~亜角形の無色鉱物(長石、石英)を含む。



円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子と角~亜円形の無 色鉱物(長石、石英)を主体とする。



・円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子を主体とす ・ 角~亜角形の無色鉱物(長石、石英)を含む。

試料6)



・円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子を主体とする。 角~亜角形の無色鉱物(長石、石英)を含む。

試料(10)



・円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子を主体とする。 ・角~亜円形の無色鉱物(長石、石英)を含む。



円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子を主体とする。 ・角~亜角形の無色鉱物(長石、石英)を含む。

試料7



・円磨された白、黄褐、灰色等の雑多な粒子と角~亜円形の無色鉱 物(長石、石英)を主体とする。

試料⑪



円磨された灰、暗灰、暗緑色等の雑多な粒子と角~亜円形の無色 鉱物(長石、石英)を主体とする。

試料(4)



 ・円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子を主体とする ・角~亜角形の無色鉱物(長石、石英)を含む。





・円磨された白、黄褐、灰色等の雑多な粒子と角~亜円形の無色鉱 物(長石、石英)を主体とする。

試料(12)



・円磨された白、黄褐、赤、灰色等の雑多な粒子と角~門形の無色 鉱物(長石、石英)を主体とする。

# 火山灰分析





ローム層を対象として10cm間隔で試料採取し、火山灰分析を実施した。

【Tkh-Im\_2試料】ローム層の上部

・層序、層相(軽石混り火山灰)、鉱物組み合わせ(斜方輝石、単斜輝石、ホルンブレンド)、火山ガラスの屈折率(最 頻値1.503-1.510)、ホルンブレンドの屈折率(1.671-1.674に集中)の特徴から、十和田八戸火山灰に対比される。

【Tkh-Im\_12試料】ローム層の中部

・屈折率はばらつきが大きいものの、層序、層相(スコリアを含む)、鉱物組み合わせ(斜方輝石、単斜輝石)の特徴から、十和田レッド火山灰を含むと判断した。

【Tkh-Im\_18試料】ローム層の下部

・層序、鉱物組み合わせ(斜方輝石、単斜輝石、ホルンブレンド)、火山ガラスの屈折率(1.495にピーク)の特徴から、 洞爺火山灰に対比される。



#### (参考)尾駮沼南岸の地質調査結果





※ボーリング位置は主要なもののみを示している。

## (参考)尾駮沼南岸の地質調査結果(拡大範囲)





地	質時代		層相	凡 特徴	例	地質区分			
 第 四	後期更新世		シルト / 砂質シルト 砂 / シルト混り砂	: 注に淘汰の良し	ビ非海成相。	中位段丘堆積層(M 1)			
紀	前期更新世		砂 / シルト質砂	:段丘堆積層と	<b>北べて、風化により褐色味を帯びる。</b>	砂子又層上部層(S3)			
新 第 三 紀	鮮新世		粗粒砂岩 軽石混り礫質砂岩 粗粒~中粒砂岩 細粒砂岩 成層砂岩 基底礫岩	: 塊状無層理でで : 軽石を多く含。 : 軽石が散在し、 : 上方細粒化して : 軽石を含む中利 : 鷹架層の泥岩码	あり、細礫が散在する。 み、細角礫の礫支持相を示す。 所々細円礫を含む。 ており最上部は一部シルト岩。下半部は葉理。 粒〜粗粒砂岩。平行葉理が認められる。 樂を含み、基質支持相を示す。	砂子又層下部層(S 1)			
	中新世		極細粒砂岩 泥岩	:海底堆積物		鷹架層上部層(T 3)			
25°〜 単層境界(層理面)の傾斜 、 、 25° 内部構造(葉理・挟み層など)の傾斜									

- ・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)の年代示標となる地質の有無を 確認するため、既往OS-6孔と既往OS-7孔の間でB-20孔を配置し、ボーリング調査を実施した。
- ・調査の結果、放射性年代測定の精度を担保できるようなテフラは認められなかった。



1. 向斜軸西側の調査結果

・鷹架層上部層(T<sub>3</sub>)及び砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)は、全体に30 °~60°程度東へ傾斜し、非対称な向斜構造の西翼部を形成している。 ・一方、砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)は、傾斜する鷹架層上部層及び砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)を不整合に覆って、ほぼ水平に分布し、砂子又層 上部層(S<sub>3</sub>)中に認められる葉理にもほとんど傾斜は見られない。また、砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)を覆う中位段丘堆積層(M<sub>1</sub>面堆積物)も ほぼ水平に分布している。

・なお、鷹架沼南岸の地質調査結果は、尾駮沼南岸のボーリング調査結果と整合的である。

2. 向斜軸東側の調査結果

・砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)は、向斜軸東側では葉理の傾斜は概ね10<sup>°</sup>前後で西に傾斜し、非対称な向斜構造の東翼部を形成している。 ・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)中の葉理の傾斜方向はバラついており定向性はみられない。

・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)は、約15~20mのほぼ一定の層厚で、約1.6%東に緩く傾斜しており、向斜構造を形成する下位層とは非調和な 分布を示している。

3. 地質年代測定結果(FT法、U-Pb法)

・砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)からは約3.8~4.0Ma、砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)からは378±3ka、0.5±0.1Maの年代値が得られた。

・砂子又層下部層(S<sub>1</sub>)については、これまでの知見と整合的な結果が得られ、新第三系鮮新統と判断される。

・砂子又層上部層(S<sub>3</sub>)については、これまでの知見より若い年代値が得られ、第四系中部更新統と判断される。



・出戸西方断層南方に位置する向斜構造の活動は、第四紀後期更新世以降、認められないと判断した。