

大洗研究所(南地区) 高速実験炉原子炉施設(「常陽」)

敷地の地質・地質構造について

令和5年2月22日
国立研究開発法人日本原子力研究開発機構

No.	コメント	回答骨子	掲載箇所
1	山元（2013）で示された夏海層、笠神層の編年について、文献等を精査し、その解釈について確認すること。 第396回審査会合（2021年3月5日）	・文献調査を行い、夏海層、笠神層の堆積年代について整理した。	pp. 46～47

敷地の地質・地質構造

該当箇所

➤ 申請時の評価

□ 評価内容(HTTR許可(R2.6/3)と同様)

■ 敷地の地形

- 変動地形学的調査の結果、敷地には地すべり地形及びリニアメントは認められない。

■ 敷地の地質・地質構造

- 敷地には、新第三系中新統の多賀層群、新第三系鮮新統～第四系下部更新統の久米層、第四系中部更新統の東茨城層群及び上部更新統のM1段丘堆積物、第四系完新統の沖積層及び砂丘砂層が分布している。
- M1段丘堆積物は、下位の東茨城層群を覆って敷地に広く分布しており、M1段丘堆積物の基底面はほぼ水平に分布する。また、M1段丘堆積物の下位の東茨城層群、久米層基底面もほぼ水平に分布しており、断層を示唆する系統的な不連続や累積的な変位・変形は認められない。

以上のことから、敷地には「将来活動する可能性のある断層」は認められない。

□ 追加内容

- 常陽原子炉建物周辺においてボーリング調査を行い、建物近くの地質・地質構造を評価した。



➤ 審査を踏まえた検討・反映事項

- 文献調査を行い、東茨城層群の地層境界や堆積年代について整理し、資料に反映した。



➤ 最終評価

- 申請時の評価に変更はない。

3. 敷地の地質・地質構造

1. 検討フロー	• • • •	5
2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造	• • • •	8
3. 敷地の地質・地質構造	• • • •	18
参考1 M1段丘堆積物と下位の東茨城層群の境界の設定根拠について	• • • •	37
参考2 多賀層群中の小断層について	• • • •	44
参考3 夏海層、笠神層の堆積年代について	• • • •	46

1. 検討フロー

1. 検討の目的

- (1) 敷地における断層の有無及びその活動性を明らかにする。
- (2) 敷地の詳細な地質・地質構造を把握し、設計上必要な地盤の物性を検討するための基礎資料を得る。

 敷地の地質・地質構造の詳細な調査を実施

- 文献調査
- 変動地形学的調査
- 地表地質調査
- ボーリング調査
- 微化石分析

参照

敷地近傍（敷地から半径5km）の地質・
地質構造に関する調査結果を参照

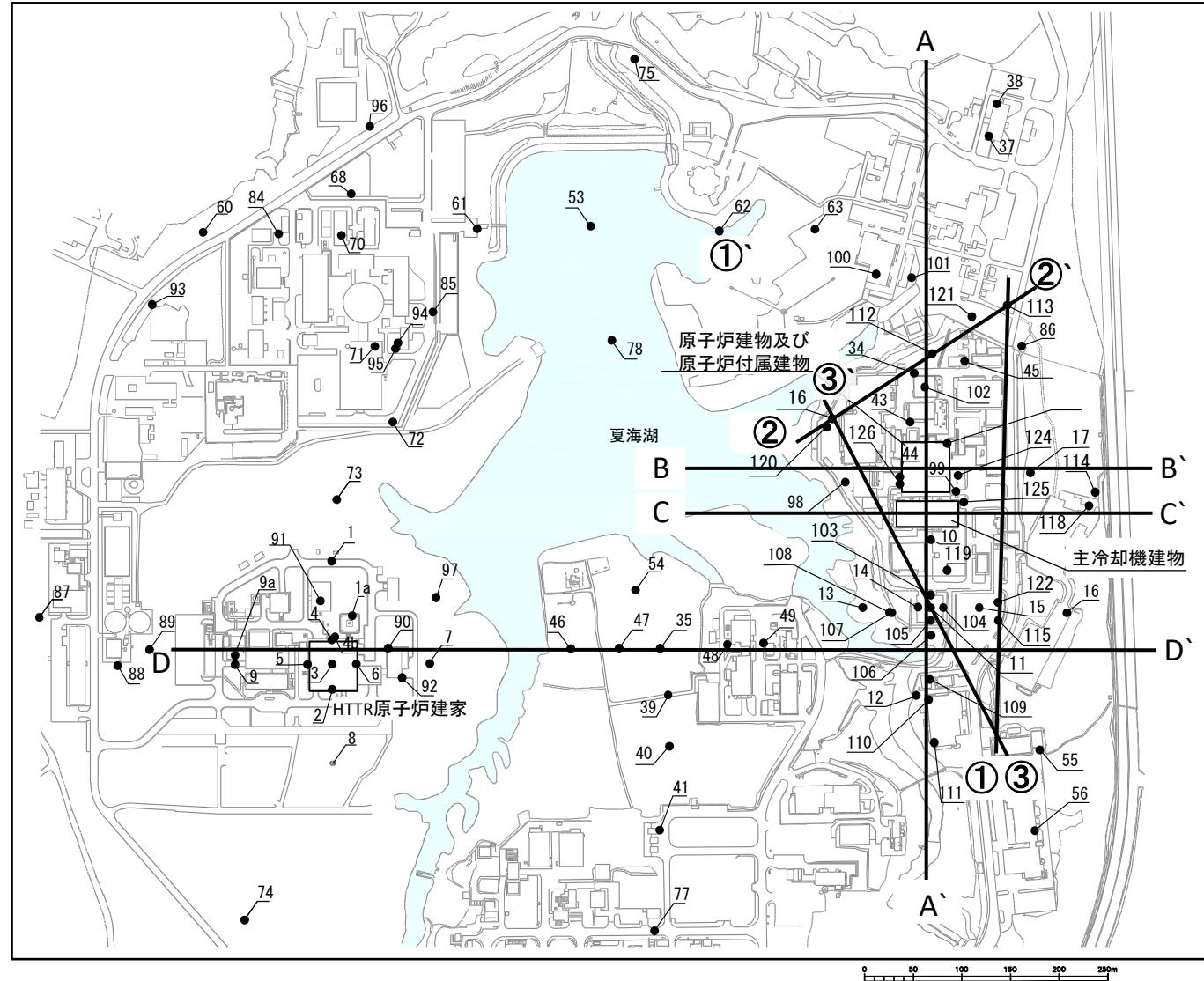
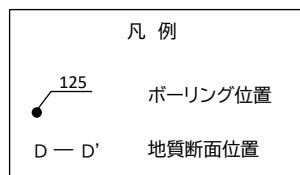
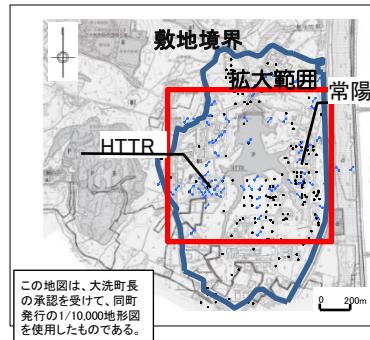
 調査結果から断層の有無及び活動性を検討

- ボーリングコアの観察
- 地質構造図の作成
- 上載地層法を適用し、敷地に分布する各層の基底面が水平であることを確認する
 - ボーリングコア・コア写真を用いた層相確認
M1段丘堆積物/東茨城層群の境界
東茨城層群/久米層境界
久米層/多賀層群境界

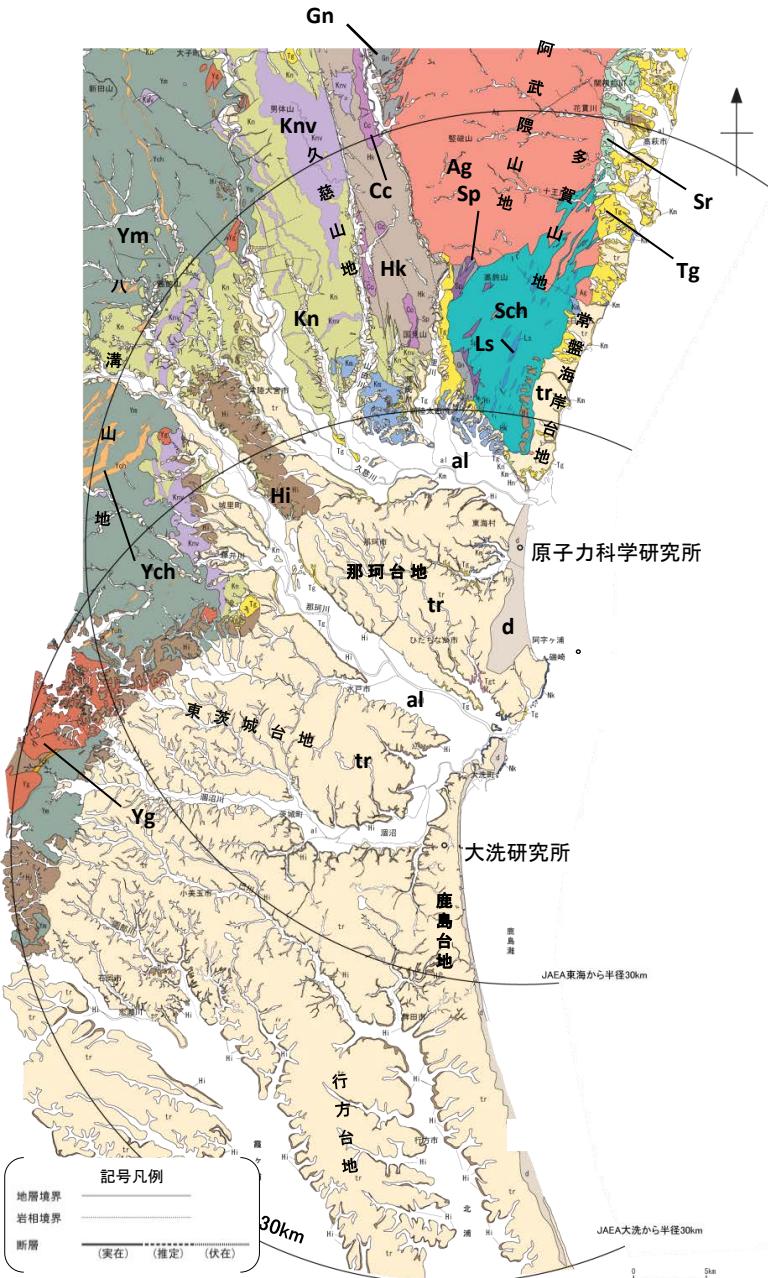


- 「将来活動する可能性のある断層等」の有無の把握
- 詳細な地質・地質構造の把握

敷地の地質・地質構造の評価にあたっては、以下に示すボーリング調査結果を用いて実施した。



2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造



敷地周辺陸域の地質概要

地形	主に分布する地質
八溝山地	[北部]: 先新第三系の八溝層群 [南部]: 先新第三系の八溝層群, 新第三系中新統の堆積岩類・火山岩類・火山碎屑岩類
久慈山地	新第三系中新統の火山岩類・火山碎屑岩類
多賀山地	先新第三系の阿武隈花崗岩類, 日立变成岩類及び竹貫变成岩類
常磐海岸台地	新第三系中新統の多賀層群, 第四系更新統の段丘堆積物
那珂台地・東茨城台地	[丘陵地・台地]: 第四系更新統の段丘堆積物 [縁辺部]: 新第三系中新統の多賀層群, 鮮新統～第四系更新統の久米層

年代層序区分	八溝山地		久慈山地		多賀山地		那珂台地周辺	
	地層名	主な層相・岩相	地層名	主な層相・岩相	地層名	主な層相・岩相	地層名	主な層相・岩相
第四系	完新統	al 沖積層	砂・シルト・礫	al 沖積層	砂・シルト・礫	al 沖積層	砂・シルト・礫	d 砂丘砂層
	更新統	tr 段丘堆積物 Hi 東茨城層群	砂・シルト・礫 砂・シルト・礫	tr 段丘堆積物 Hi 東茨城層群	砂・シルト・礫 砂・シルト・礫	tr 段丘堆積物 Km 久米層	砂・シルト・礫 砂質泥岩 Km 久米層 Hn 鹿島層	tr 段丘堆積物 砂・シルト・礫 Hi 東茨城層群
	鮮新統			Ka 久米層	砂質泥岩	Tg 多賀層群	砂質泥岩 Km 久米層	Tg 多賀層群 Kn 金砂郷層群
	中新統	Kn 金砂郷層群 火山岩類・火山碎屑岩類 Knv	砂岩・砂岩泥岩互層・泥岩・礫岩・ディサイト・凝灰岩	Tg 多賀層群 Yb 八溝層群 Ych チャート	砂質泥岩 礫岩・砂岩 砂岩・砂岩泥岩互層・泥岩・礫岩・ディサイト・凝灰岩	Tg 多賀層群	砂質泥岩 Km 久米層	Tg 多賀層群 Kn 金砂郷層群
古第三系	漸新統					Sr 白水層群	砂岩・泥岩・礫岩・石炭	
	始新統					Ag 阿武隈花崗岩類		
	暁新統					Ce カタクラサイト		Nk 那珂湊層群及び大洗層
白亜系								
ジュラ系		Ym 八溝層群 (Ych チャート)	砂岩・頁岩・チャート			Gn 片麻岩類		
三畳系								
ペルム系								
石炭系								
カンブリア系								

※東茨城層群は、那珂台地及び東茨城台地では、坂本ほか(1981)による石崎層・笠神層・見和層下部及び中部に、大井・横山(2011)による敷層・上泉層・清川層・横田層及び木下層の剣尺部層に、山元(2013)による笠神層及び夏海層に相当し、これらの地層を一括して東茨城層群と仮称する。

□: 深成岩類及び变成岩類



凡例
陸上活断層
活性断層であること
が確実なもの
(確実度I)
活性断層であると推定されるもの
(確実度II)
活性断層の疑いのある
リニアメント
(確実度III)
短線は概すれの地下剥を、矢印は概す
れのむきを示す。

凡例
: 推定活断層

凡例
: 活動セグメント

凡例
: 活動セグメント

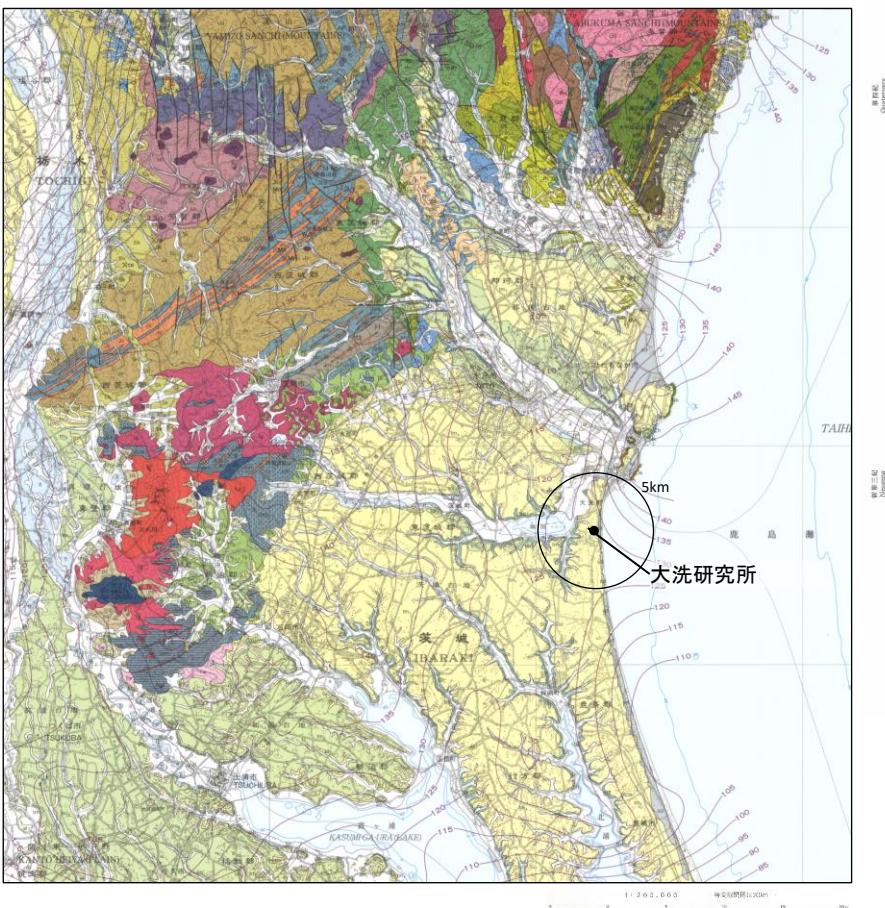
凡例
: 活動セグメント

変動地形や音波
探査から活断層
と認定されたもの
地盤活動や重力
異常から活断層
と推定されたもの
検討の結果、評価対象
外とされた活断層
表示領域内の全活断層
(活断層研究会編、1991)

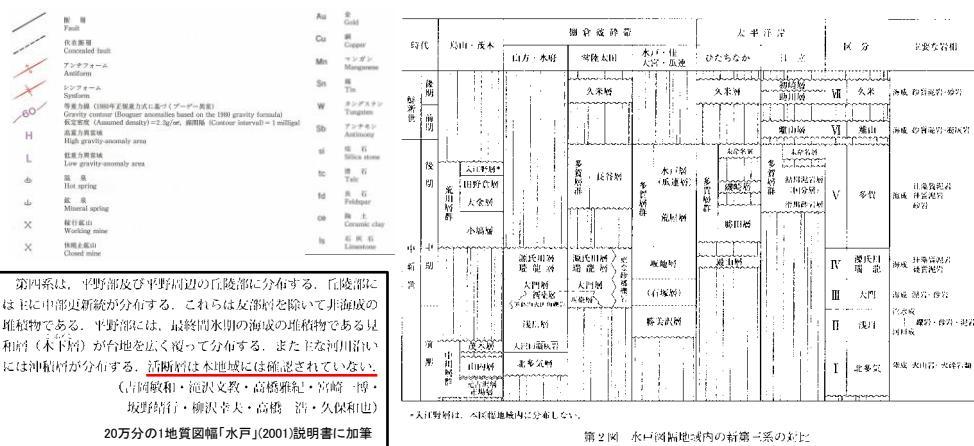
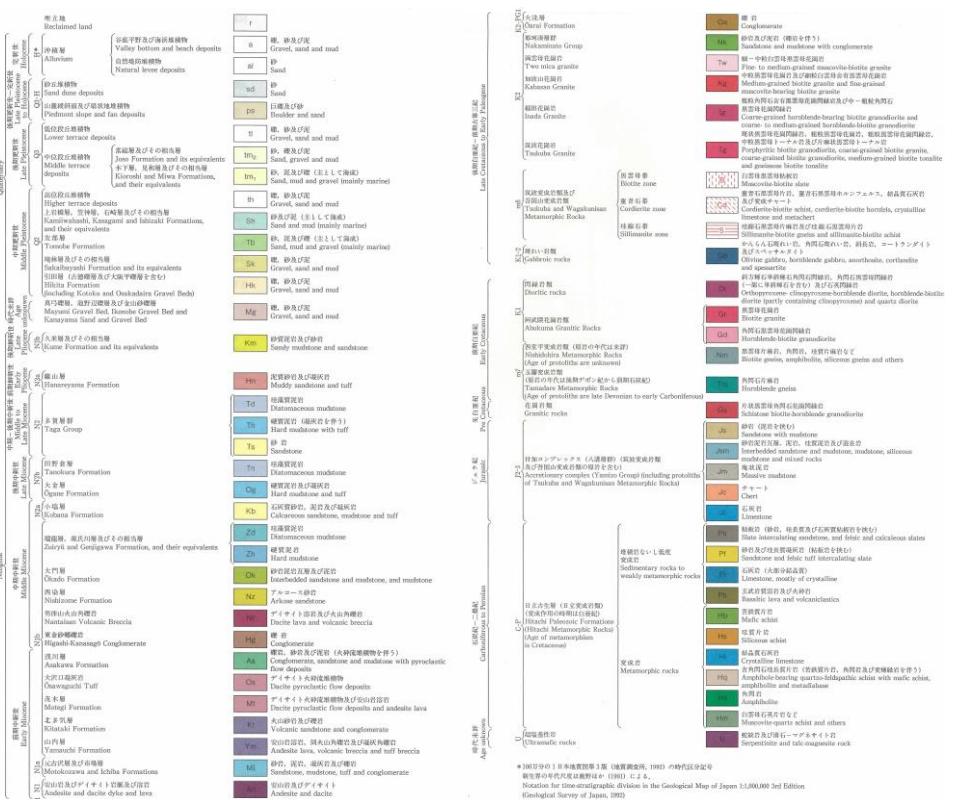
大洗研究所の敷地及び敷地近傍において、陸域では鹿島台地・行方台地周辺の活傾動、海域ではP2(F3・F4に相当)断層が指摘されている。敷地周辺の地質・地質構造調査結果から、鹿島台地・行方台地周辺には文献で指摘される範囲には震源として考慮する活断層はないとの評価し、海域のP2(F3・F4に相当)断層(長さ約16km)について震源として考慮する活断層と評価している。

活構造に関する文献調査結果 (2)

20万分の1地質図幅「水戸」(2001)

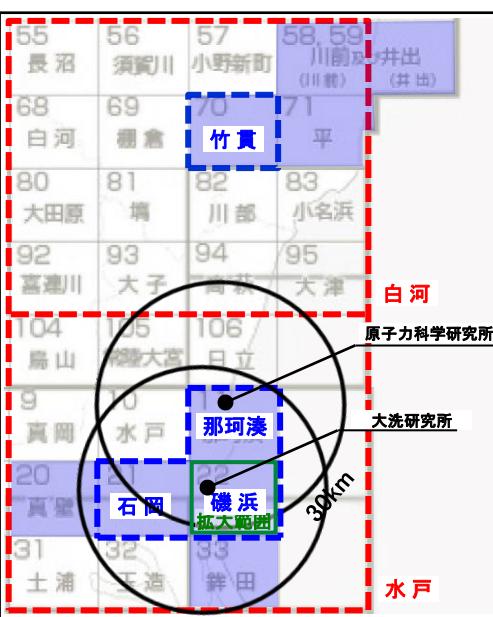


20万分の1地質図幅「水戸」において、本図幅の範囲に活断層は確認されていないとしている。



20万分の1地質図幅「水戸」(2001)説明書に加筆

第2回 水戸駅周辺地域内の新第三紀の主要地質



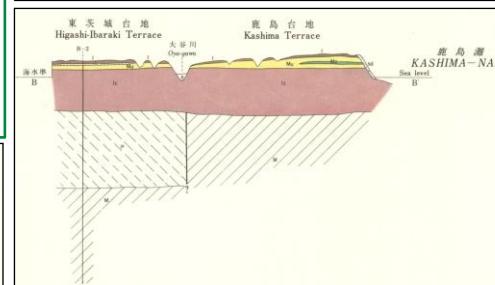
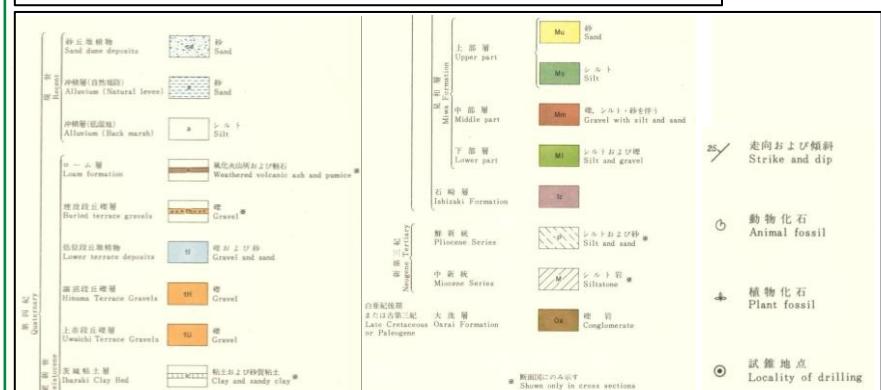
地質調査総合センター
「5万分の1地質図幅 磯浜(1975)」に加筆



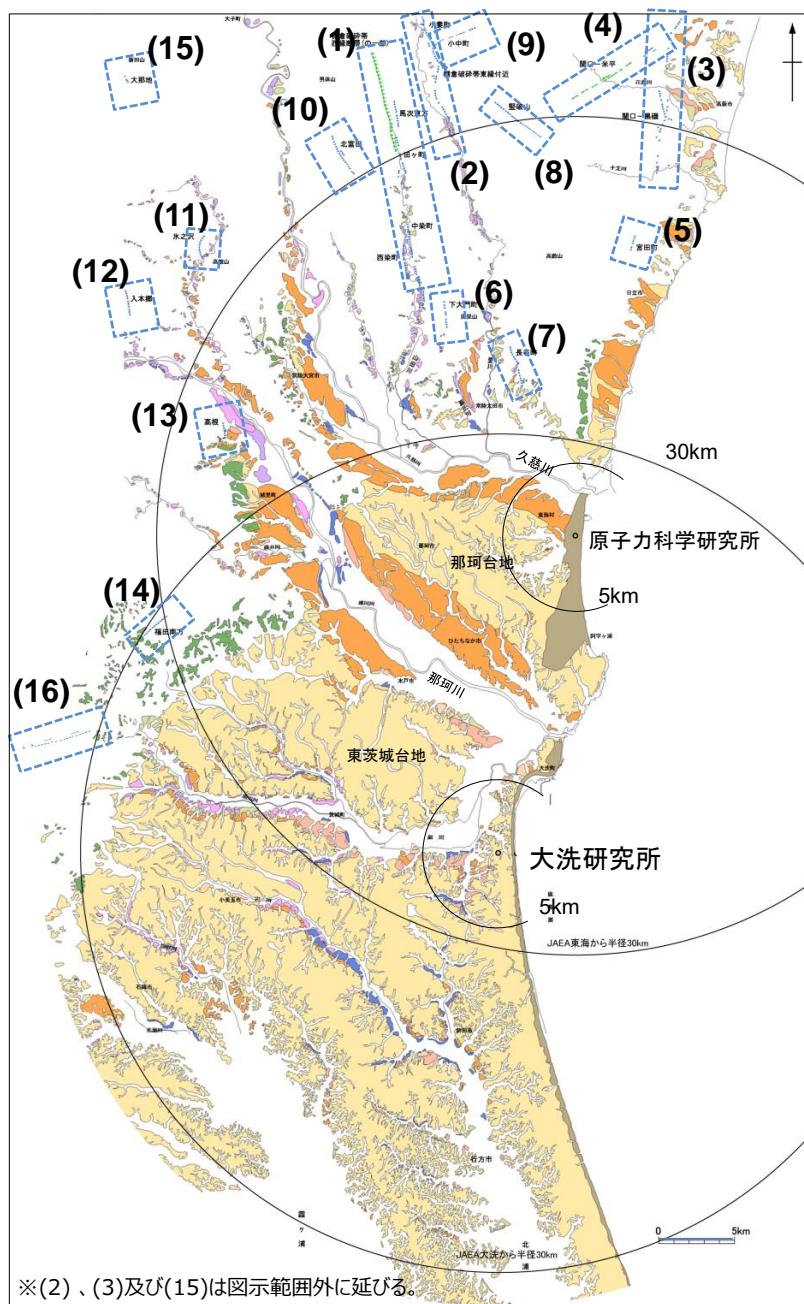
東茨城台地の上部は、海拔30m前後のきわめて平坦な地形を示す。鹿島台地も同様に平坦であるが、海拔40~45mの高さをもっており、東茨城台地とは10m前後の高度差がある。両者のさかいは、埋谷面図(第1図)でみると、南北に走るかなり明白な高度の傾い違いとして示されている。この鹿島台地の高まりは、一般に鹿島灘沿岸地域の隆起によるものとされてきた。しかし、地質調査の結果では、少なくとも本地域内では、むしろ台地構成層の厚さの差に起因するものと考えられる。東茨城台地は、本地域より西ではわずかに低くなり、それより西でふたたび高くなつて、全体として、石岡一水(1)を結ぶ線を軸とした浅い凹状の地形を呈する。これらの台地の主部は、いざれも第四紀の最終間氷期における海面上昇とともになって堆積した海成層(見知層=成田層上部)の構成する一連の隆起海岸平野として形成されたものである。

以上に述べた各層のうち、第四系はほとんど水平に分布しており、構造的な変形はうけていない。大洗層は、北東北へ約30°傾むく斜層構造を示す。新第三系については、地表に露出していないので、その構造は不明である。大洗層と新第三系との相互関係も不明であるが、全般的な状況からみて、おそらく断層で接するものであろう。また、鹿島台地の中新統と東茨城台地の中新・鮮新統との間に断層が存在することが予想される。

磯浜図幅説明書(1975)より抜粋



- 「5万分の1地質図幅「磯浜」(1975)」によると、第四系の下位には、大洗台地では白亜系～古第三系の大洗層、鹿島台地では中新統、東茨城台地では鮮新統が分布しており、これらの地層の相互関係は不明であるが、境界に断層の存在を推定している。一方、これらの地層を覆う第四系については、「ほとんど水平に分布しており、構造的な変形は受けていない」とされている。
- 「20万分の1地質図幅「水戸」(2001)」にこれらの断層は図示されていない。
- 上記に加えて、地形判読結果においても、周辺に広く分布するM1面にもリニアメントが判読されず、また地表地質調査等の結果においてもM1段丘堆積物の基底面がほぼ水平に分布していることから、後期更新世以降の活動は無いと判断される。



	名称
(1)	棚倉破碎帯西縁断層（の一部）
(2)	棚倉破碎帯東縁付近の推定活断層
(3)	関口－黒磯リニアメント
(4)	関口－米平リニアメント
(5)	宮田町リニアメント
(6)	下大門町リニアメント
(7)	長谷町リニアメント
(8)	豎破山リニアメント
(9)	小中町リニアメント
(10)	北富田リニアメント
(11)	氷之沢リニアメント
(12)	入本郷リニアメント
(13)	高根リニアメント
(14)	福田南方リニアメント
(15)	大那地リニアメント
(16)	吾国山断層

■：既往文献に記載されているものに相当するリニアメント
 □：既往文献に記載されていないリニアメント

凡 例

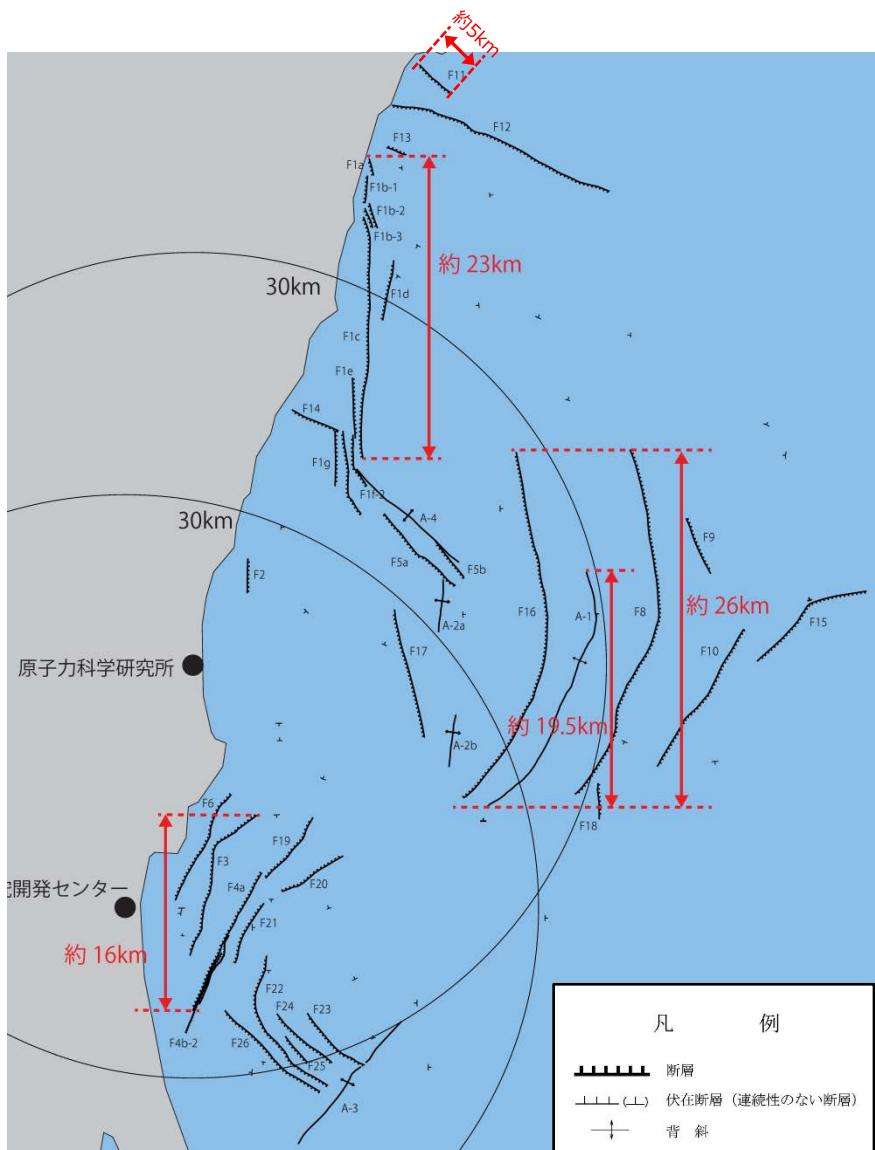
段丘面		南関東で対比される段丘面
第四紀 更新世	L4	L4面
	L3	L3面
	L2	L2面
	L1	L1面
	M4	M4面
	M3	M3面
中期	M2	M2面
	M1	M1面
	H	高位面
		多摩面

第四紀完新世 d

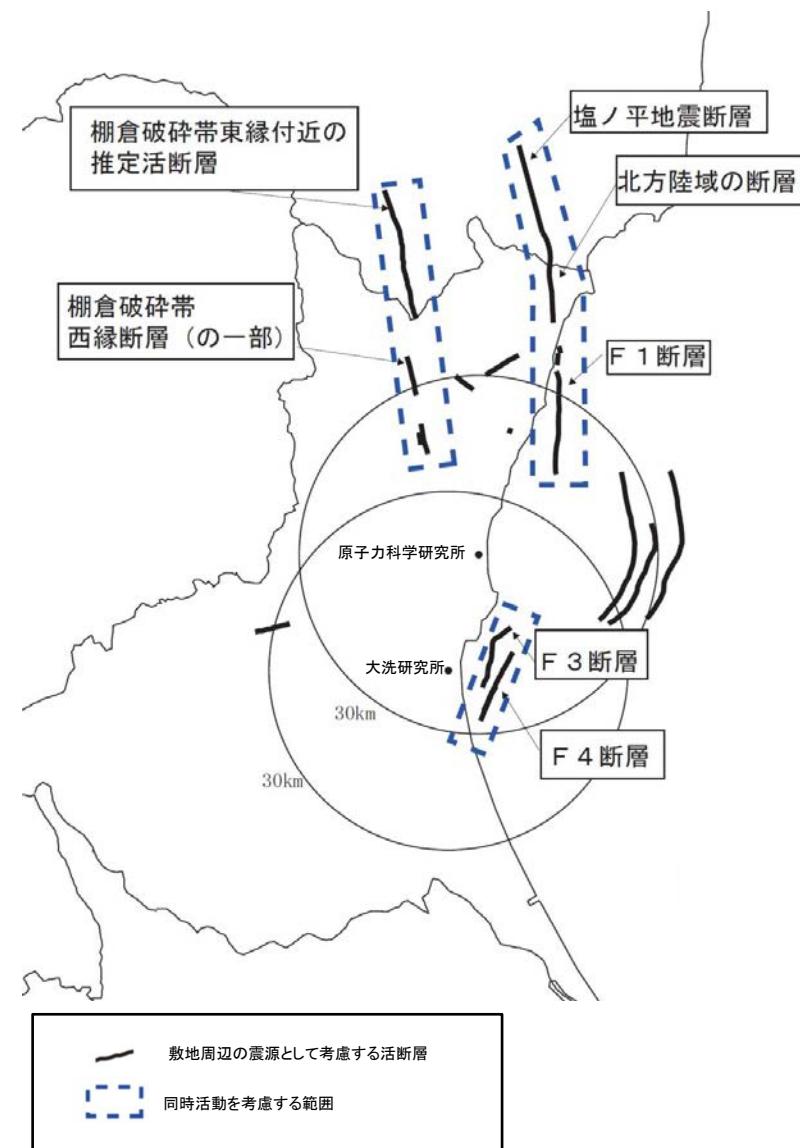
Lcリニアメント（変動地形である可能性が低いリニアメント）
 LDリニアメント（変動地形である可能性が非常に低いリニアメント）
 短線は地形的に低い側を、矢印は地形の屈曲方向を示す。
 短線がないリニアメントは両側で高度の不連続が認められない。

なお、既往文献において記載されている鹿島台地・行方台地周辺の活傾動については、当該位置において、リニアメントは判読されない。

敷地周辺海域断層の活動性評価結果



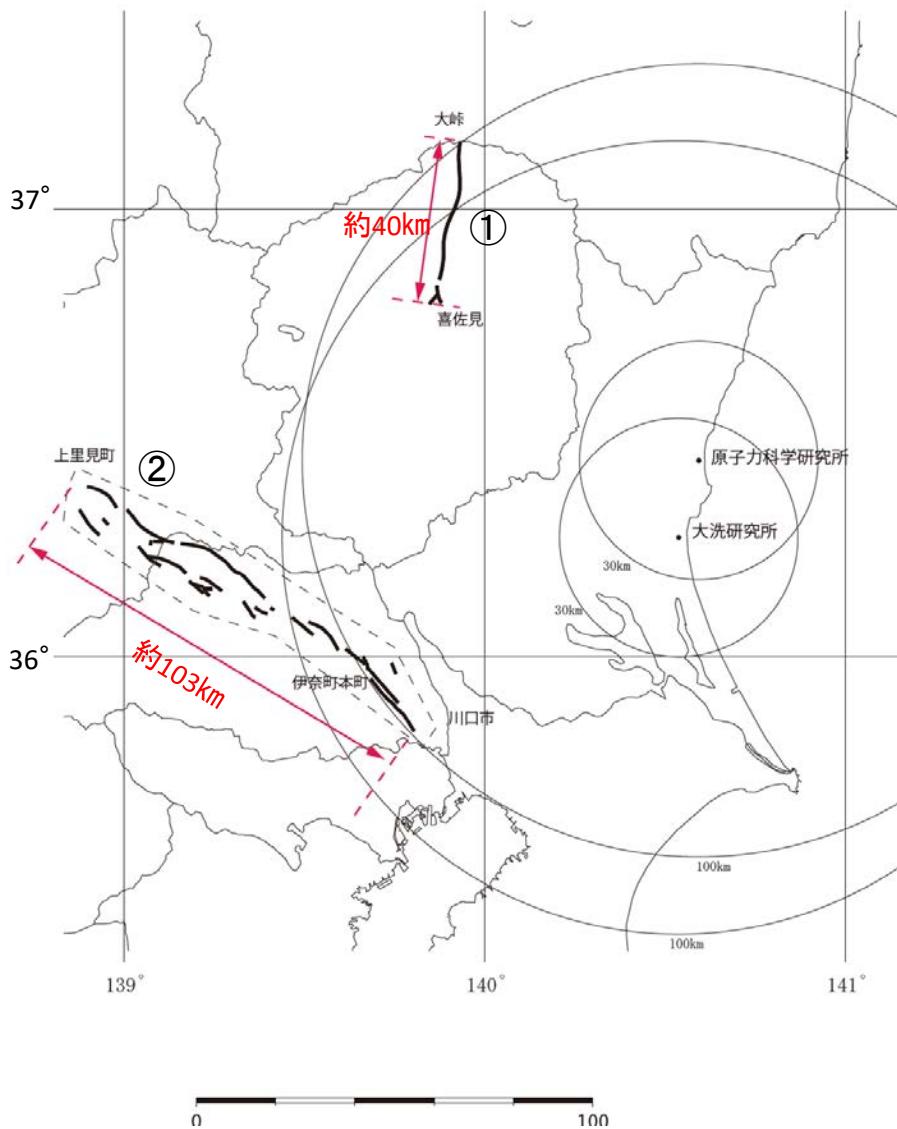
名称	評価長さ	評価結果
F2 断層	—	少なくとも後期更新世以降の活動はないものと判断。
F17 断層	—	
A-2a 背斜	—	
A-2b 背斜	—	
F16 断層	約26km	震源として考慮する活断層として評価。
A-1 背斜	約19.5km	
F8 断層	約26km	
F18 断層	—	少なくとも後期更新世以降の活動はないものと判断。
F9 断層	—	
F10 断層	—	
F15 断層	—	
F3 断層	約16km	震源として考慮する活断層として評価。
F4 断層	—	
F6 断層	—	少なくとも後期更新世以降の活動はないものと判断。
F19 断層	—	
F20 断層	—	
F21 断層	—	
F22 断層	—	
F23 断層	—	
F25 断層	—	
F26 断層	—	
A-3 背斜	—	



敷地周辺の断層等について、それらの性状、位置関係等から、下記の断層について、同時活動を考慮することとする。

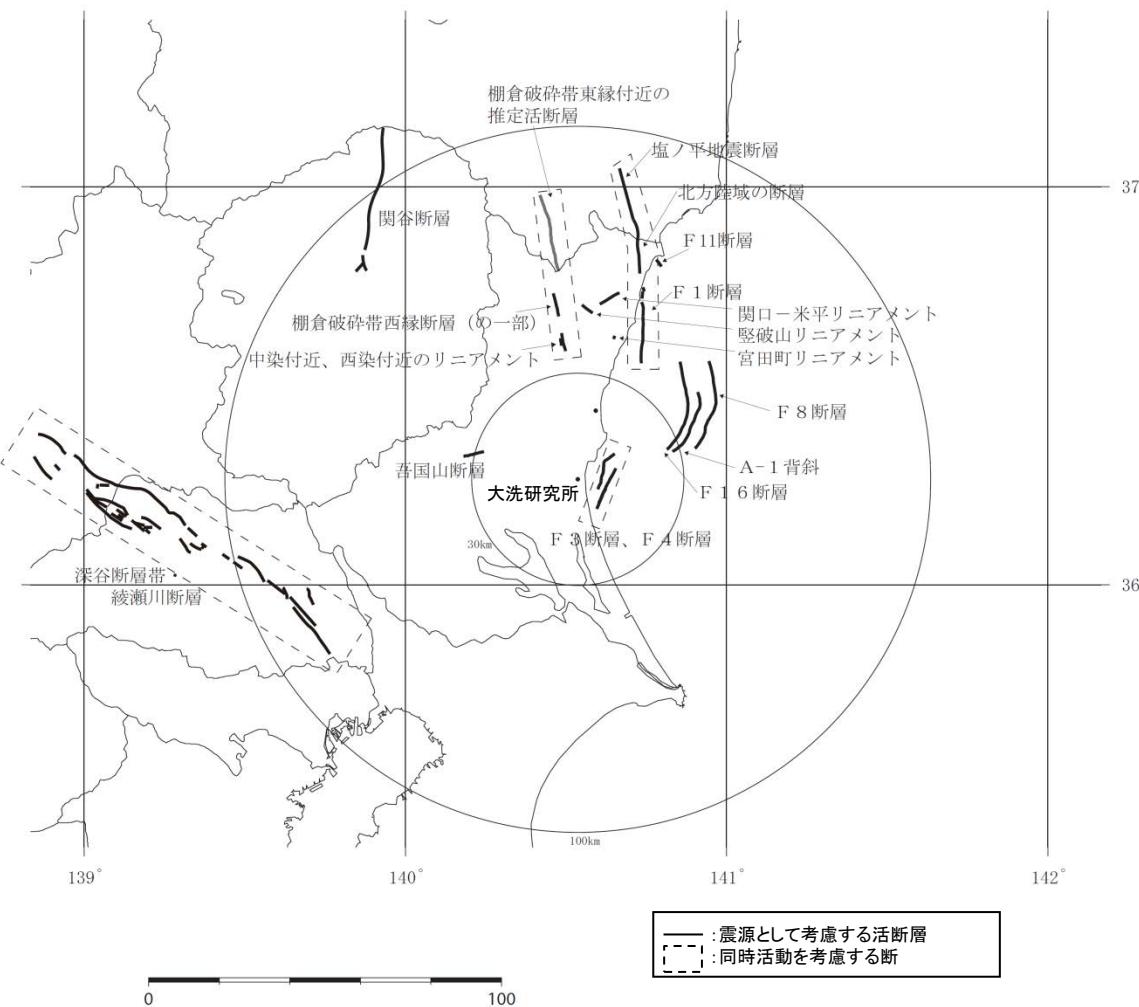
名称	評価長さ
F 1 断層～北方陸域の断層～塩ノ平地震断層の同時活動	約58km
棚倉破碎帯西縁断層（の一部）～棚倉破碎帯東縁付近の推定活断層の同時活動 (中染付近、西染付近のリニアメントを含む。)	約42km
F 3 断層～F 4 断層の同時活動	約16km

敷地を中心とする半径30km以遠の活断層評価結果

第396回審査会合
資料1-2 再掲

番号	断層名称	評価長さ
①	関谷断層	約40km
②	深谷断層帯・ 綾瀬川断層	約103km

震源として考慮する活断層

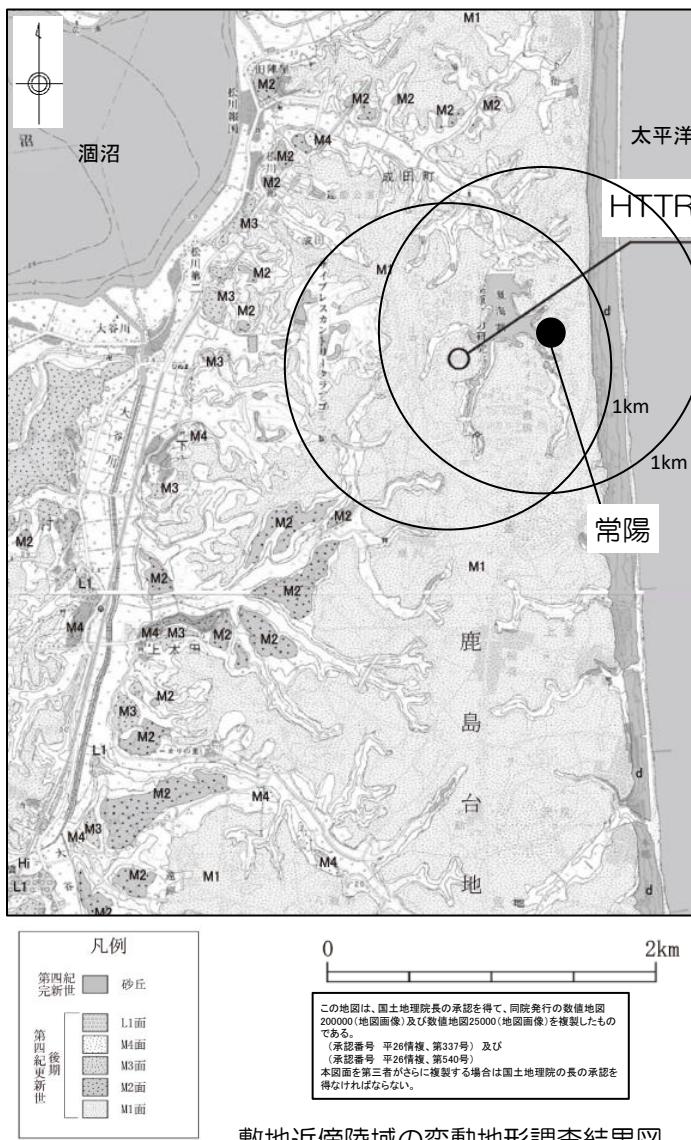


断層名	評価長さ(km)
関谷断層	40
深谷断層帯・綾瀬川断層	103
F3断層～F4断層の同時活動	16
関口一米平リニアメント	6
堅破山南西付近リニアメント	4
日立市宮田町付近リニアメント	1
吾国山断層	6
F8断層	26
F16断層	26
A-1背斜	19
棚倉破碎帶西縁断層(一部)～棚倉破碎帶東縁付近の推定活断層の同時活動	42
F1断層～北方陸域の断層～塩ノ平地震断層の同時活動	58
F11断層	5

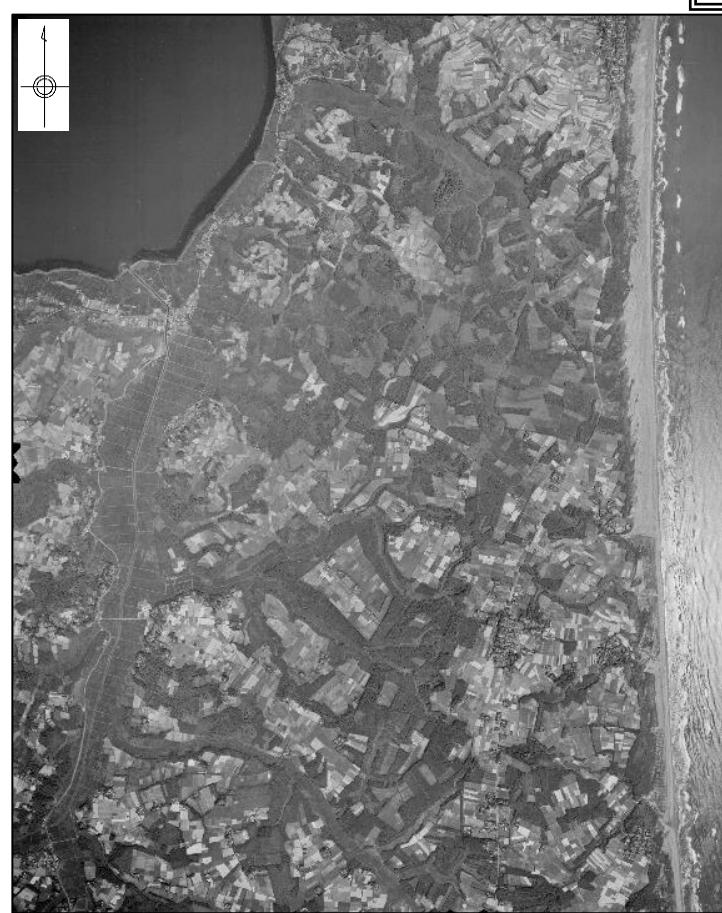
敷地周辺・敷地近傍の地質・地質構造に関する調査の結果、上記の断層を震源として考慮する活断層として評価する。

3. 敷地の地質・地質構造

敷地の地形及び地質の概要



敷地近傍陸域の変動地形調査結果図



※) 撮影時点において、敷地は、耕作地、林地等であり、著しい地形
改変はされていない。

常陽建設前の空中写真
(1964年撮影)

- 敷地は、主に標高約30m～約40mの台地からなる。
- 台地は敷地近傍のM1面に相当し、敷地に広く分布する。
- 変動地形学的調査結果によると、敷地には地すべり地形及びリニアメントは認められない。

敷地の地質層序表

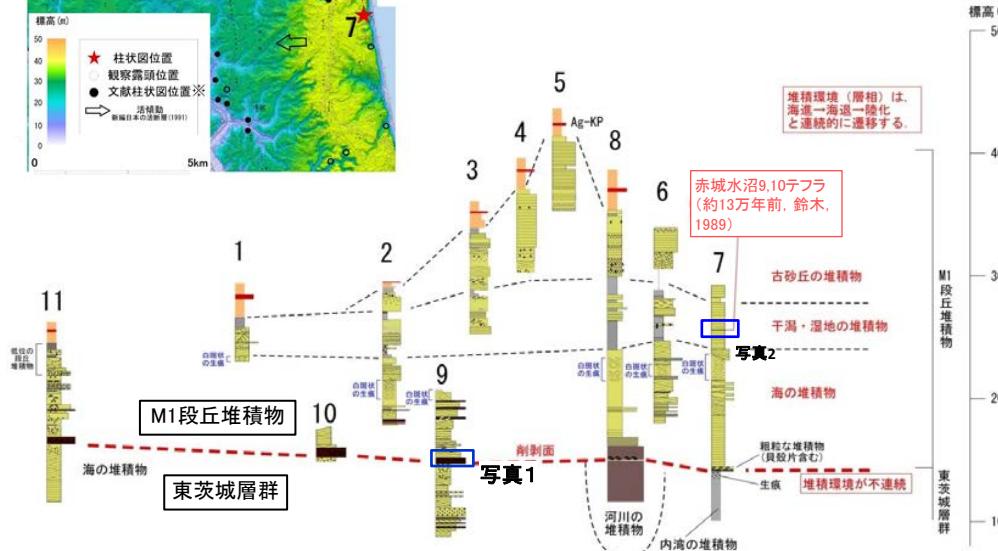
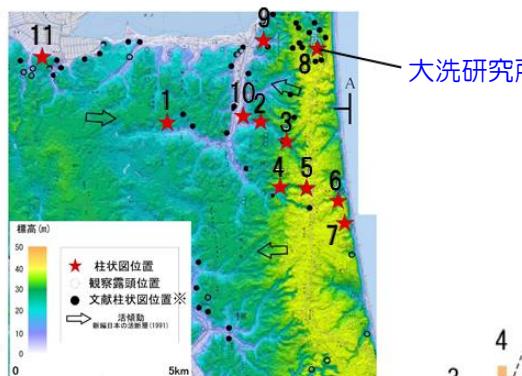
年代層序区分			地層名		主な層相		備考		坂本（1975） 「磯浜地域の地質」	山元（2013）	大井・横山 (2011)	
新生界	第四系	完新統		沖積層	砂丘砂層	礫・砂 ・シルト	砂	敷地の低地部に分布する。 敷地の海岸付近に分布し、細粒砂から中粒砂よりなる	—	—	—	
		上部	M1段丘堆積物			礫・砂・シルト		下位の東茨城層群を不整合に覆う。 (MIS5e～5c)		茨城層	常総層	
											見和層	
		中部				建家の基盤であり、M1段丘堆積物に不整合に覆われて分布する。 (MIS13～7)		見和層中部層 石崎層		夏海層	木下層	
						礫・砂・シルト				笠神層	清川層	
	新第三系	下部					—		—	上泉層	藪層	
			久米層		砂質泥岩 凝灰岩を挟む		敷地の標高約-50mから標高約-130mに分布する。		鮮新統	—	—	
		中新統	多賀層群		砂質泥岩		敷地の標高約-130m以深に分布する。		中新統			
							—		—			
							—		—			

~~~~~ : 不整合

||||||| : 地層欠如

敷地には、下位から新第三系中新統で砂質泥岩からなる多賀層群、新第三系鮮新統～第四系下部更新統で主に砂質泥岩からなる久米層が分布し、これを覆って、第四系の中北部更新統で礫・砂・シルトからなる東茨城層群、第四系上部更新統で礫・砂・シルトからなるM1段丘堆積物、第四系完新統で礫・砂・シルトからなる沖積層及び細粒砂・中粒砂からなる砂丘砂層が分布する。

なお、敷地内の地質層序について、坂本（1975）、山元（2013）、大井・横山（2011）との整合性を確認した。山元（2013）は、東茨城台地に分布する更新統の層序について、海水準変動に関連付けた地層区分及びテフラの対比により検討を行い、下位から笠神層、夏海層、見和層、茨城層に区分しており、敷地の地質層序表に示される各層の年代観と整合している。



中粒の砂層が一定間隔の平行葉理をなし、シルト層も含む。上位の砂層とは層相が異なる。

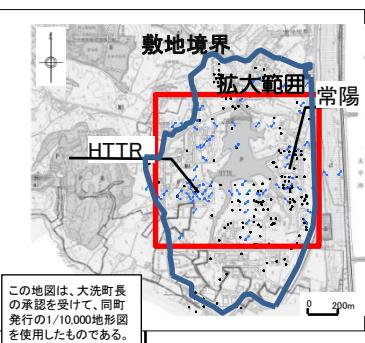
赤城水沼9,10テフラ (約13万年前, 鈴木, 1989)



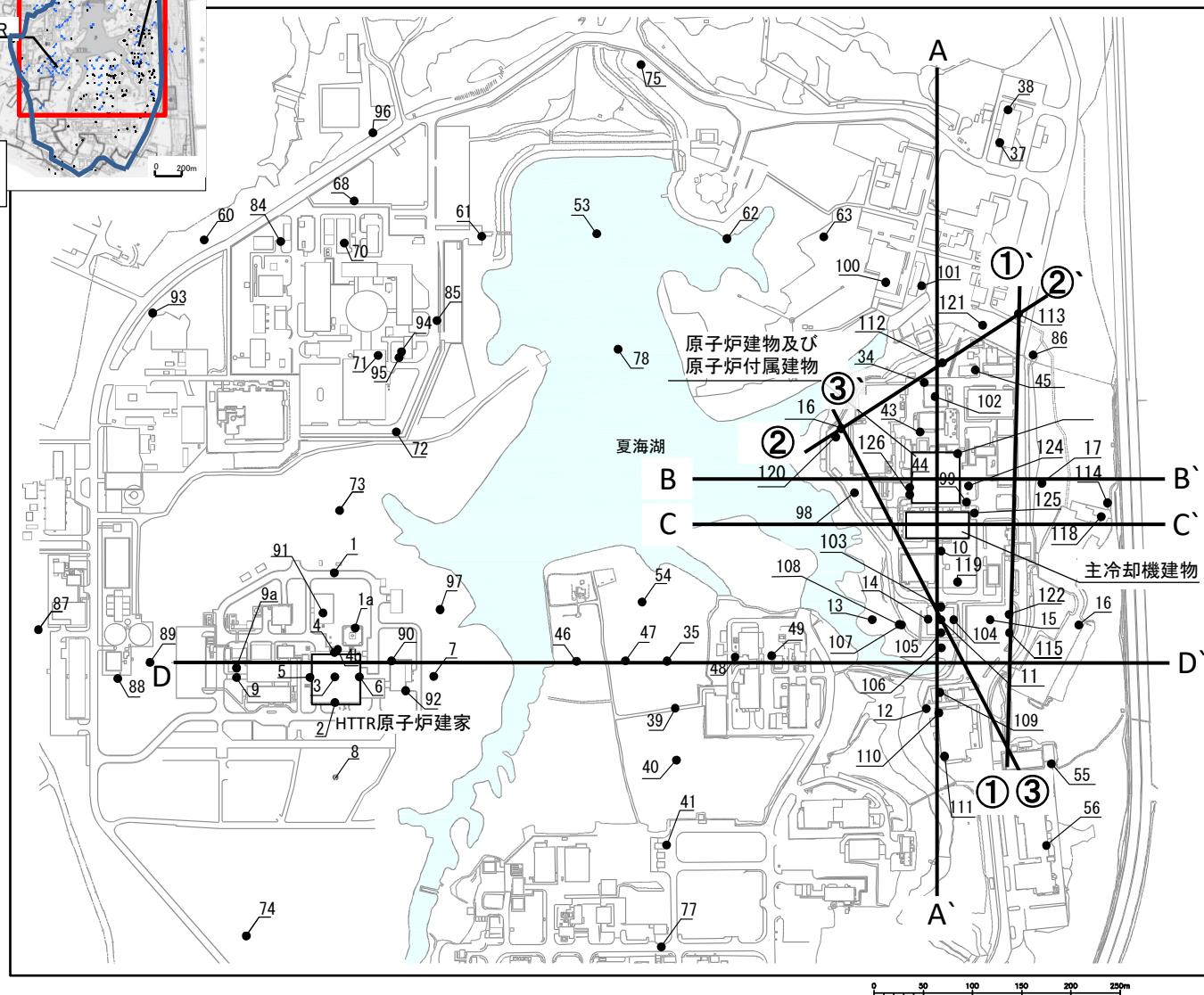
涸沼南岸で東茨城層群 (石崎層) の上に M1段丘堆積物 (見和層上部層) の基底礫層が重なる部分が認められる露頭が確認されている。坂本 (1975) 等とも整合的である。

- 文献調査、地表地質調査等の結果によれば、本地域の第四系は下位から東茨城層群、M1段丘堆積物が分布している。
  - M1段丘堆積物は基底に礫層を伴い、下位の東茨城層群と不整合関係で接している。また、M1段丘堆積物の下部は、貝殻片含む浅海性の海成層から成り、その上部には白斑状生痕を伴う層準が認められる。
  - 海成層の上位の堆積物には、赤城水沼9,10テフラ (約13万年前, 鈴木, 1989) が認められる。
- 以上のことから、M1段丘堆積物の下部は、MIS5eの堆積物であると考えられ、基底面の標高についても敷地及び敷地周辺でほぼ水平に分布する。

## 敷地の地形及び地質の概要（調査位置図）



敷地のボーリングデータを基に地質断面図を作成し、原子炉建物及びその周辺の地層の連続性について確認した。

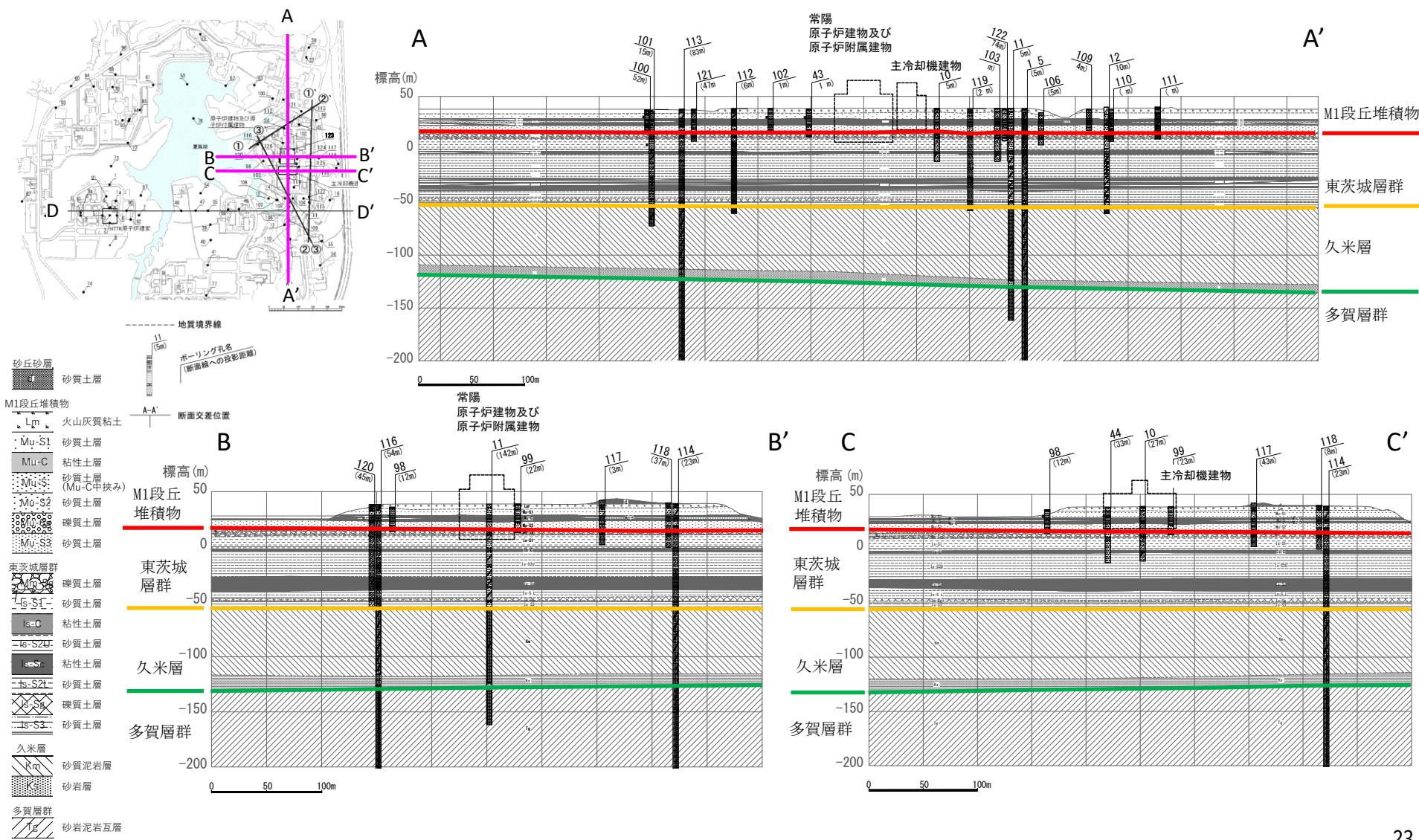


| 凡 例           |
|---------------|
| ボーリング位置       |
| D — D' 地質断面位置 |

## 敷地の地質・地質構造（地質断面図 東西南北方向）

M1段丘堆積物は、下位の東茨城層群を覆って、敷地に広く分布しており、M1段丘堆積物の基底面はほぼ水平に分布する。また、東茨城層群及び久米層の基底面もほぼ水平に分布する。

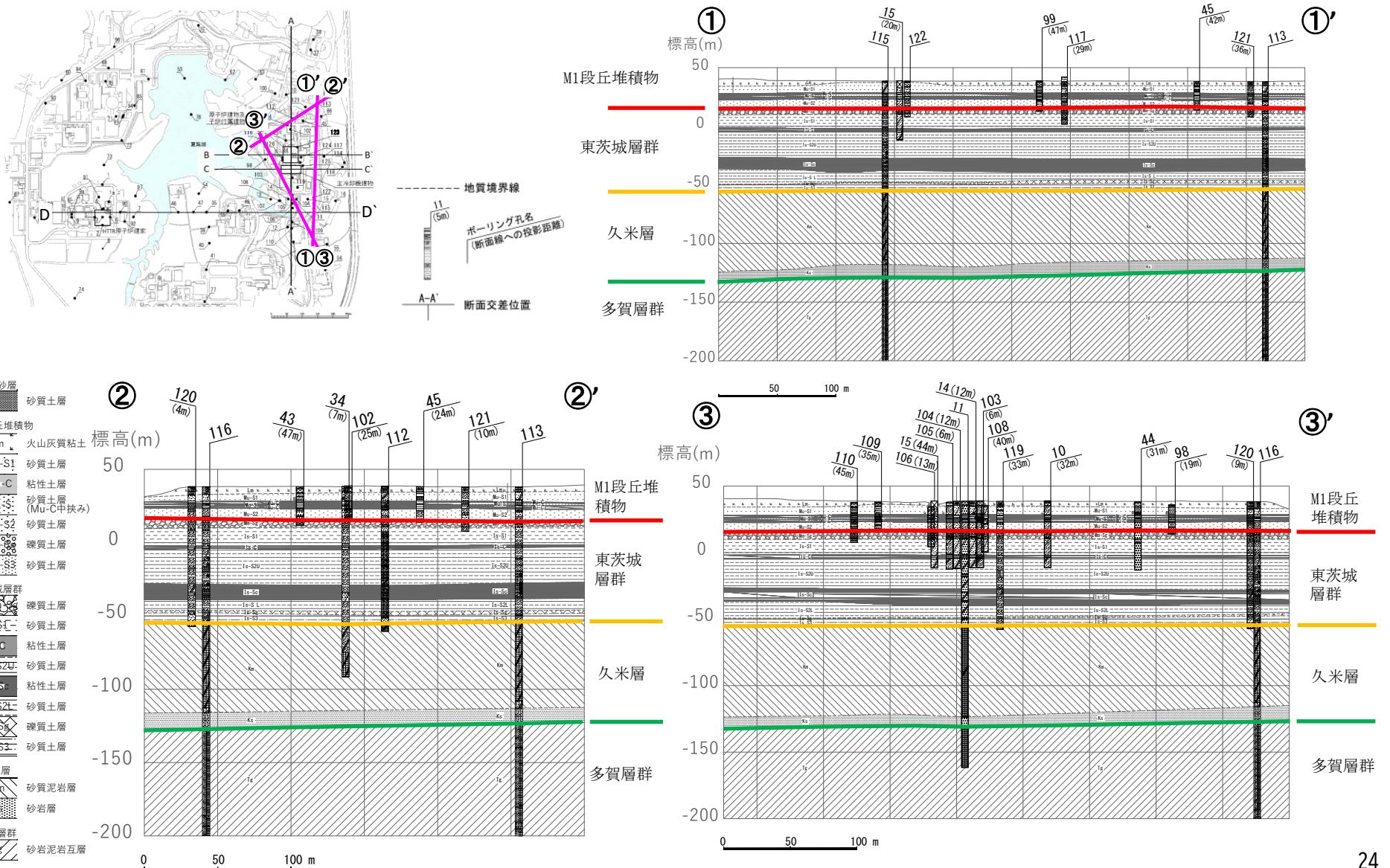
第396回審査会合  
資料1-2 再掲



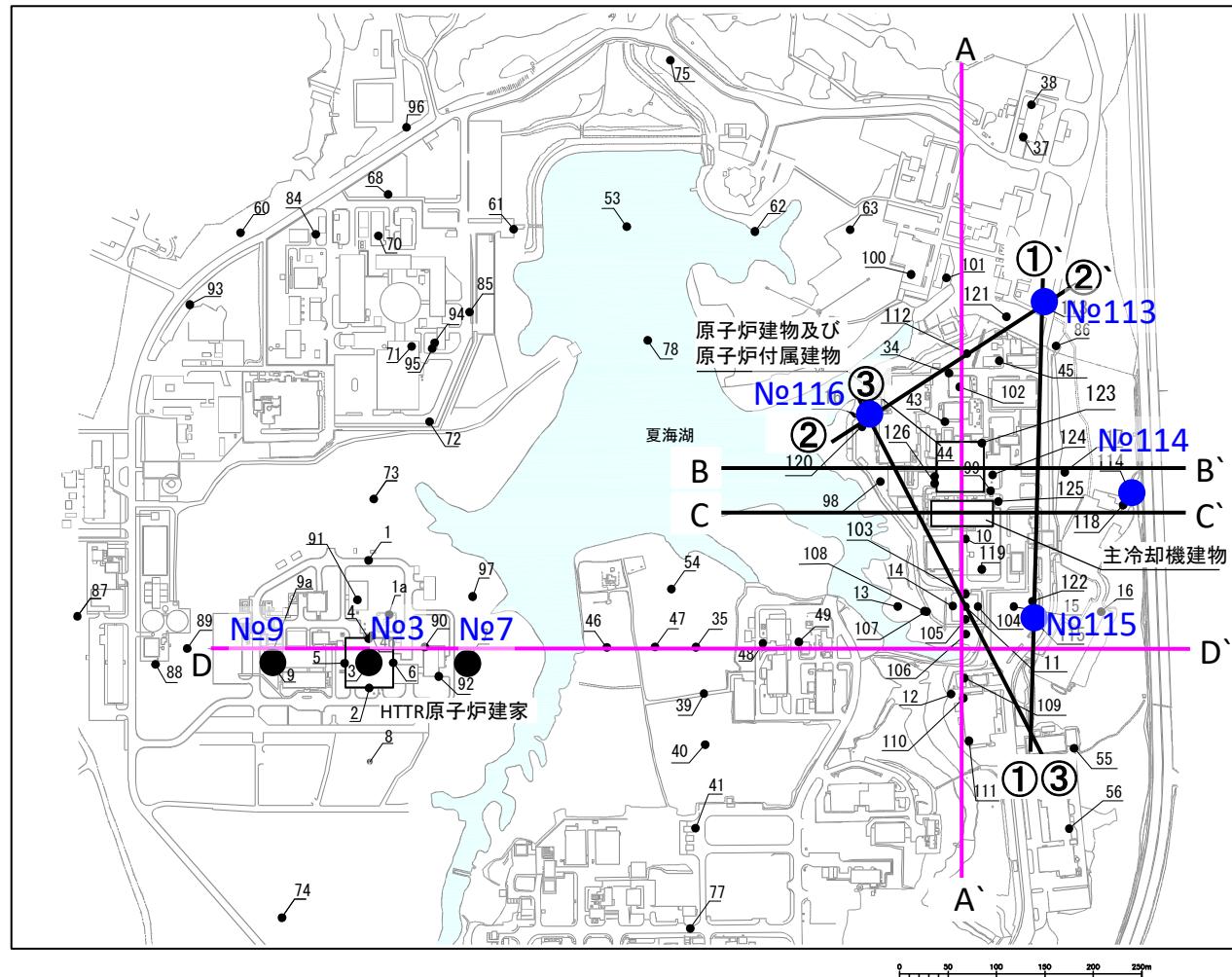
# 敷地の地質・地質構造（地質断面図 東西南北方向）

- 原子炉建物及び原子炉附属建物、主冷却機建物を取り囲むように地質断面図を作成し、地層の連続性を確認した。
- M1段丘堆積物の基底面、東茨城層群及び久米層の基底面は、ほぼ水平に分布している。

第396回審査会合  
資料1-2 再掲



ボーリングコア写真を用いて、各層相確認をすると共に、各境界深度について確認を行った。



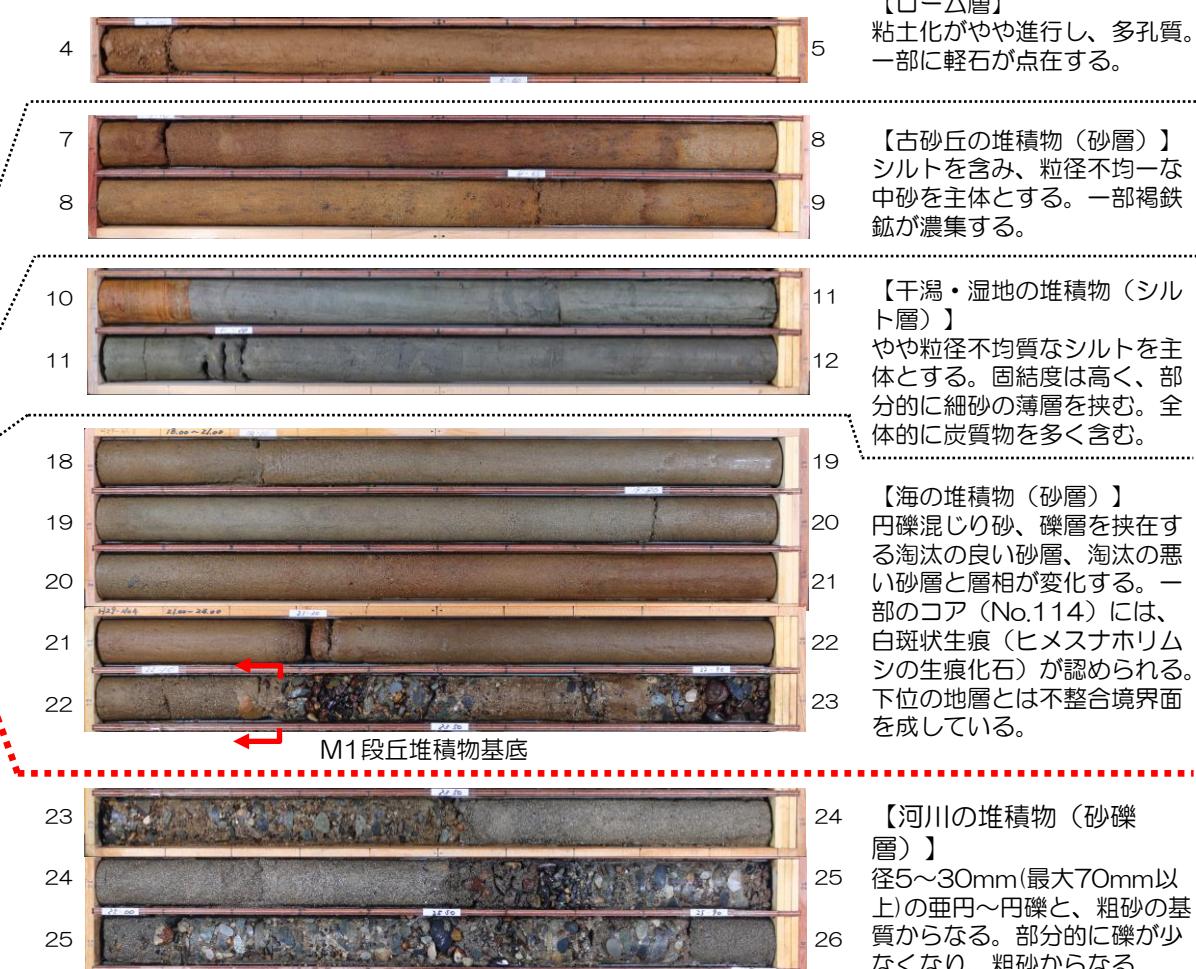
- 説明に使用する断面線位置
- 常陽においてコア写真による検討で用いたボーリング位置
- HTTRにおいてコア写真による検討で用いたボーリング位置

# 敷地のM1段丘堆積物の堆積状況

敷地内ボーリング柱状図  
(No.116)



敷地内ボーリングコア写真  
(No.116)

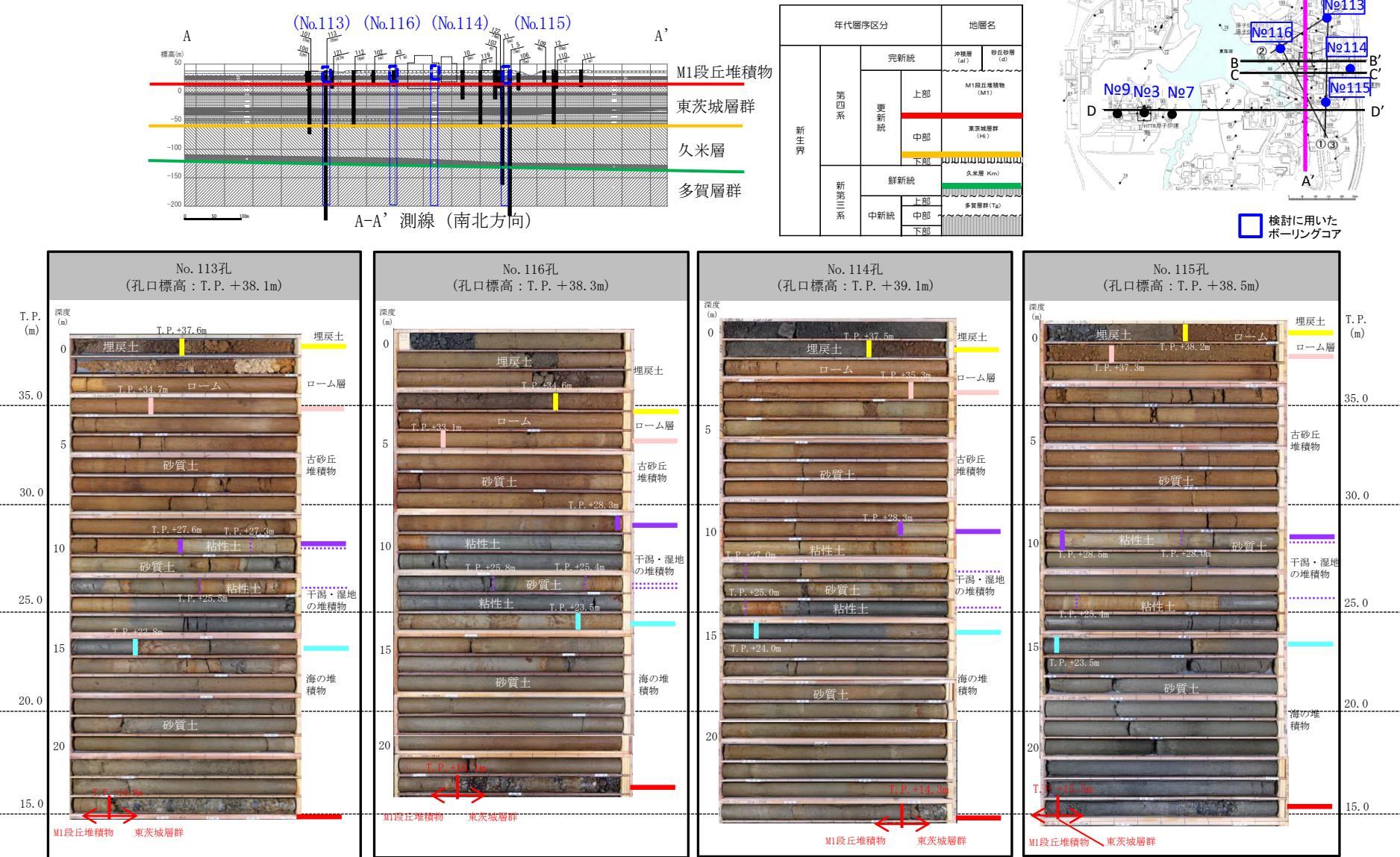


● 敷地内の堆積物の分布状況は、周辺の分布状況と整合しており、M1段丘堆積物の下部は、MIS5eの堆積物であると考えられる。

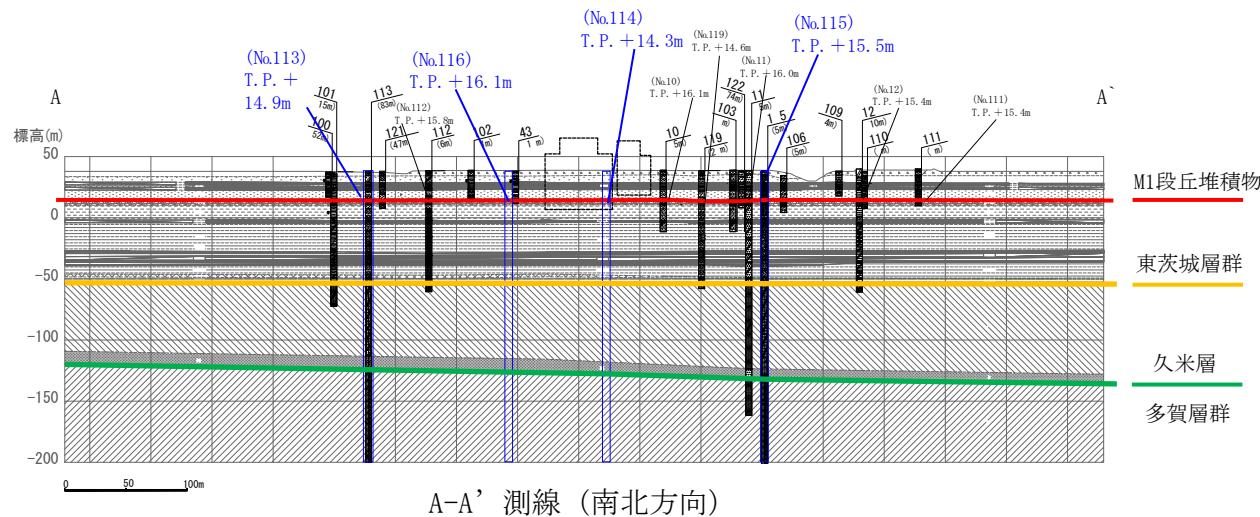
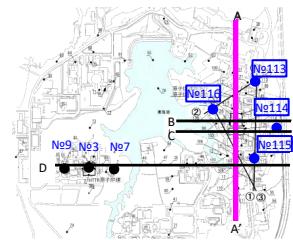
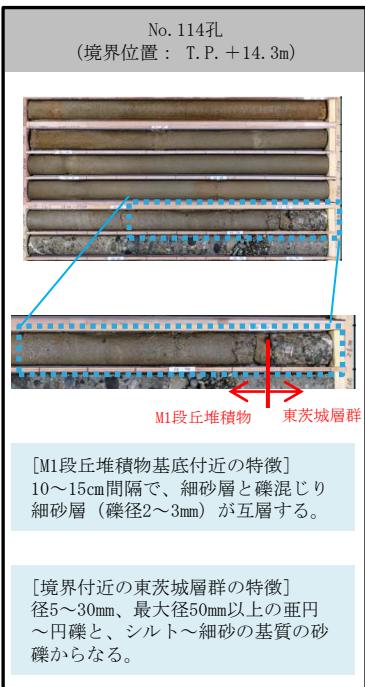
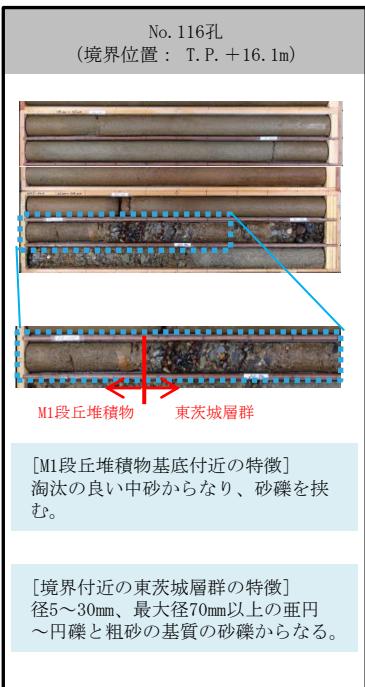
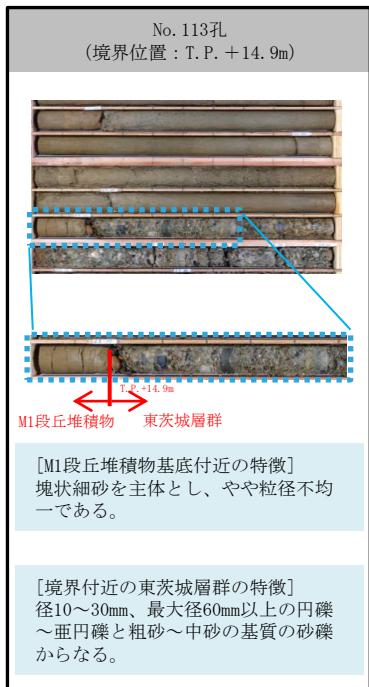
※M1段丘堆積物と東茨城層群の境界の設定根拠は参考1参照

## M1段丘堆積物の堆積状況（南北方向）

- ボーリングコアにおいて、M1段丘堆積物の層相が連続的に確認され、層相の変化する深度及び東茨城層群との境界深度も各孔でほぼ同様である。

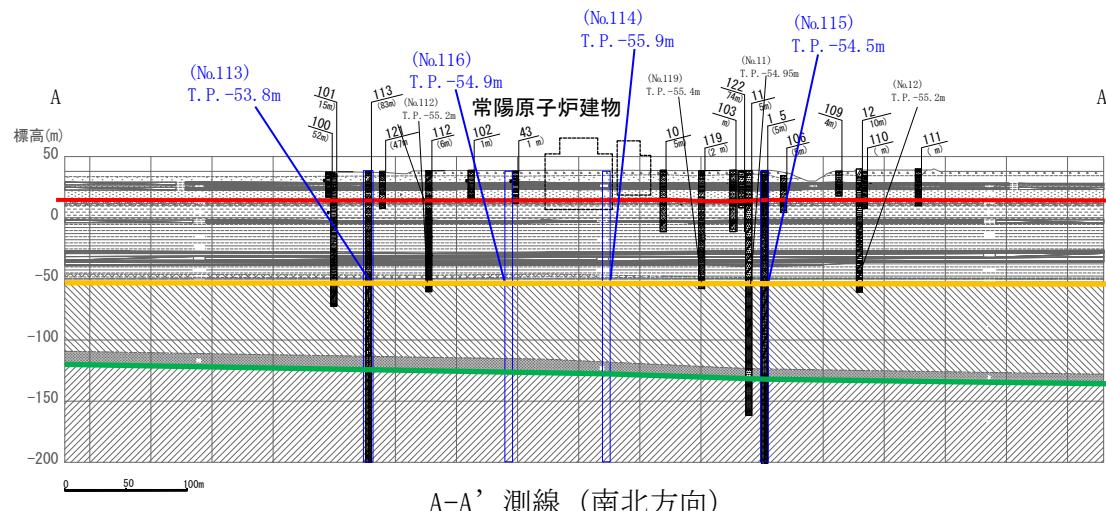
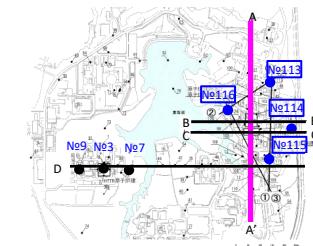
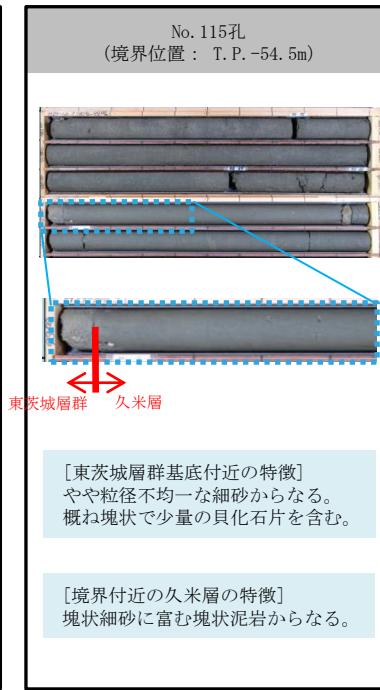
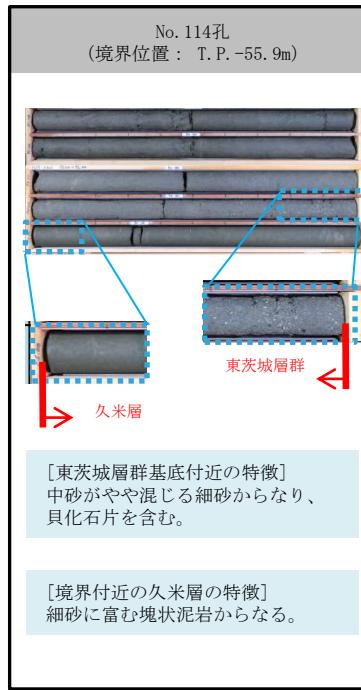
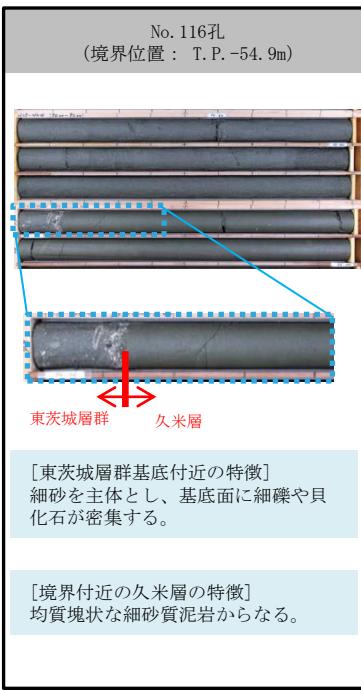
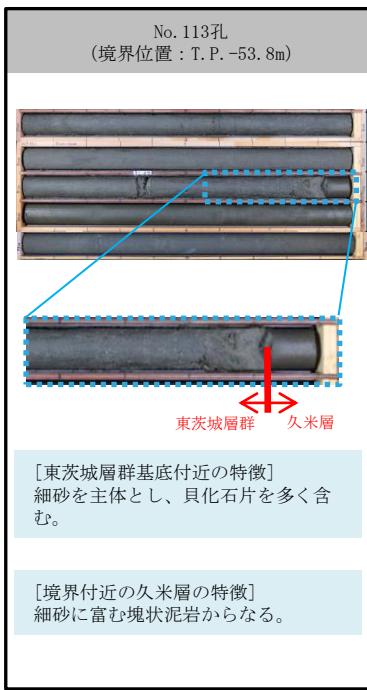


- M1段丘堆積物基底面の分布標高は、各孔でほぼ同様である。



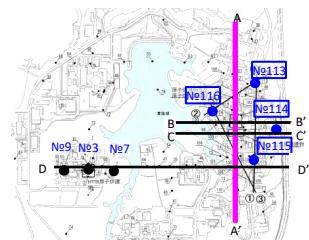
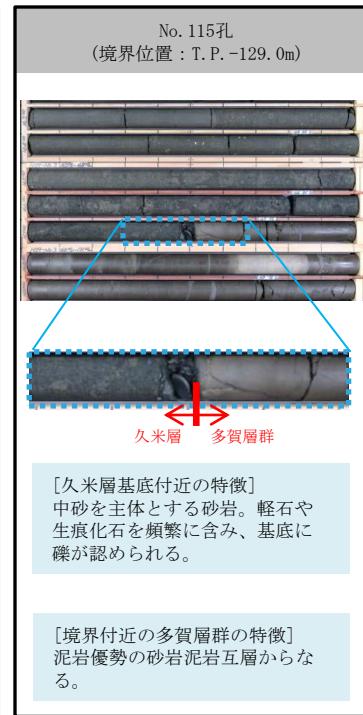
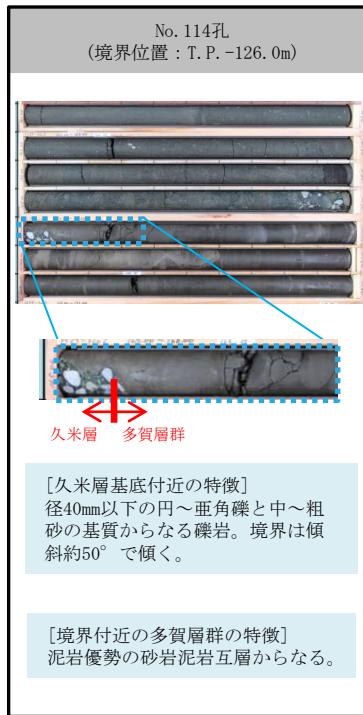
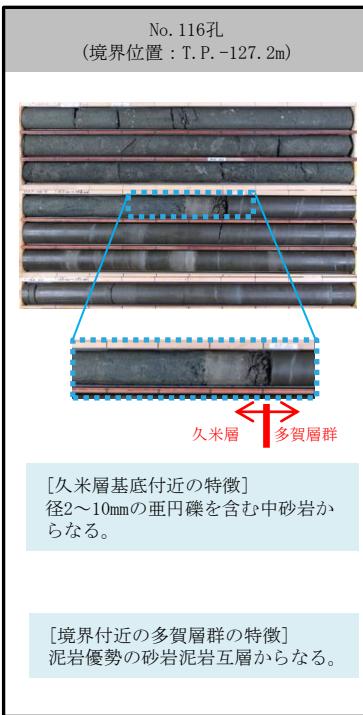
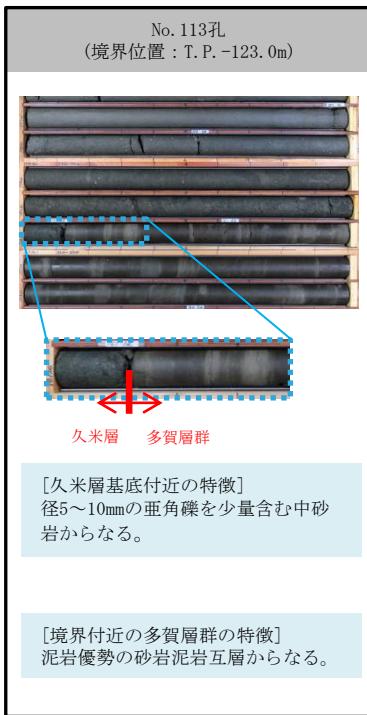
| 年代層序区分 |     | 地層名        |          |
|--------|-----|------------|----------|
|        | 第四系 | 完新統        |          |
|        |     | 上部         | 沖積層 (al) |
| 新生界    | 更新統 | 東茨城層群 (Hi) | 砂丘砂層 (d) |
|        |     | 下部         |          |
| 新第三系   | 中新統 | 久米層 (Km)   |          |
|        |     | 多賀層群 (Tg)  |          |
|        |     | 下部         |          |

- 東茨城層群基底面の分布標高は、各孔でほぼ同様である。

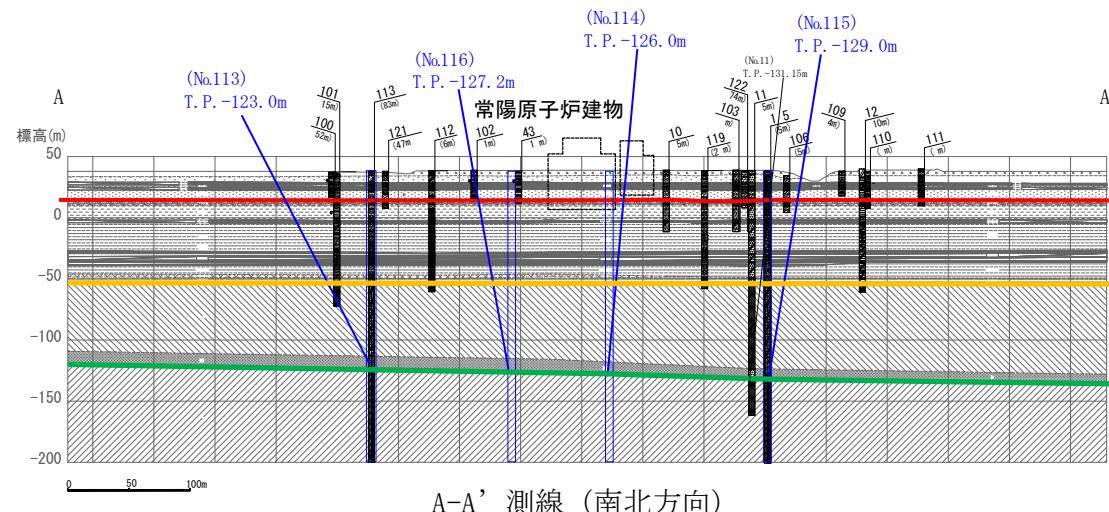


| 年代層序区分 |      | 地層名         |                    |
|--------|------|-------------|--------------------|
|        | 第四系  | 完新統         |                    |
|        |      | 上部          | 沖積層(al)<br>砂丘砂層(d) |
|        | 更新統  | M1段丘堆積物(M1) | M1段丘堆積物(M1)        |
|        |      |             |                    |
|        | 新生界  | 東茨城層群(Hi)   | 東茨城層群(Hi)          |
|        |      |             |                    |
|        | 新第三系 | 久米層(Km)     | 久米層(Km)            |
|        |      |             |                    |
|        |      |             |                    |
|        | 中新統  | 多賀層群(Tg)    | 多賀層群(Tg)           |
|        |      |             |                    |
|        |      |             |                    |
|        |      |             |                    |

- 久米層基底面の分布標高は、南に低下する傾向が認められ、連続的な分布が確認できる。

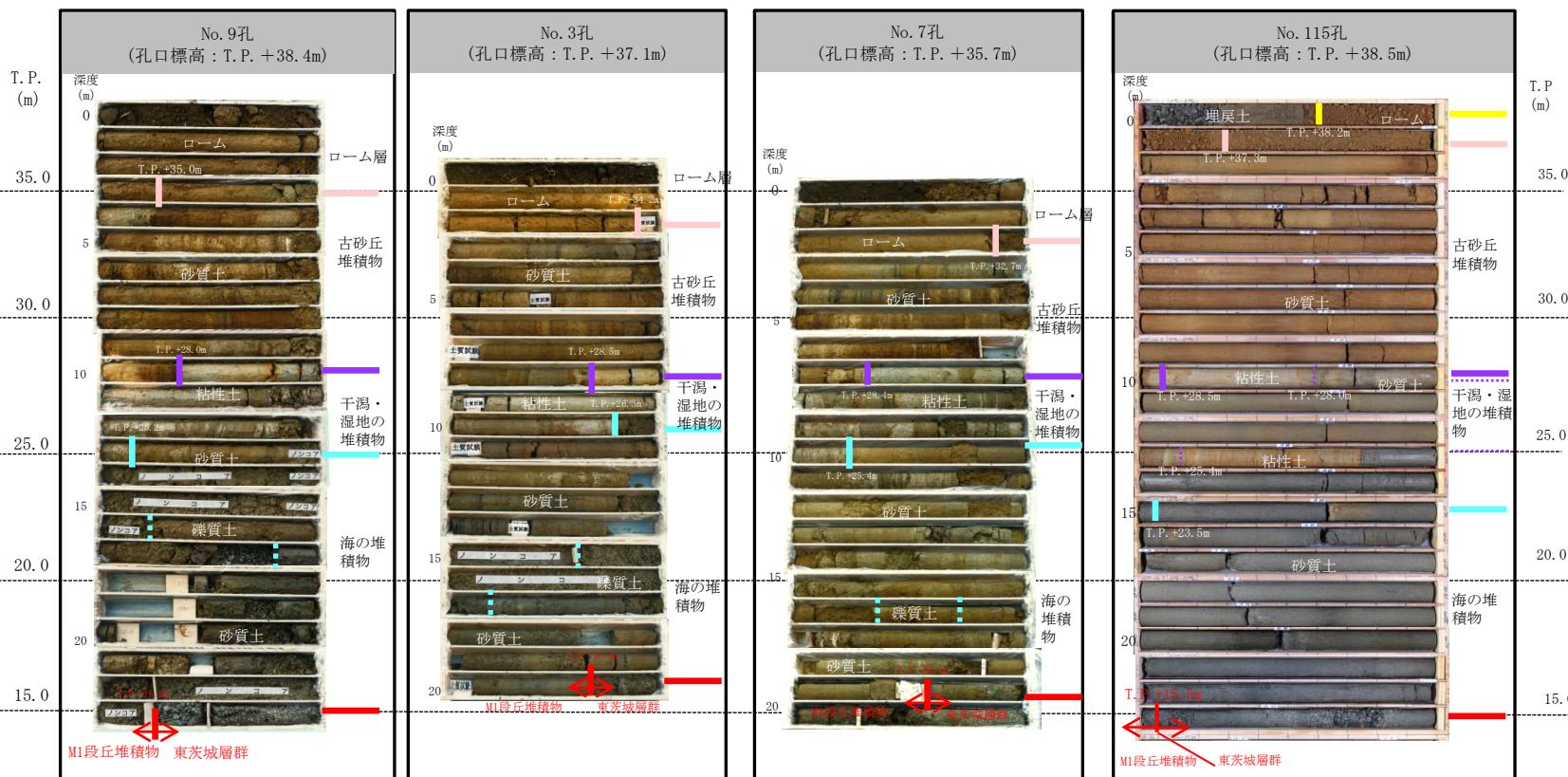
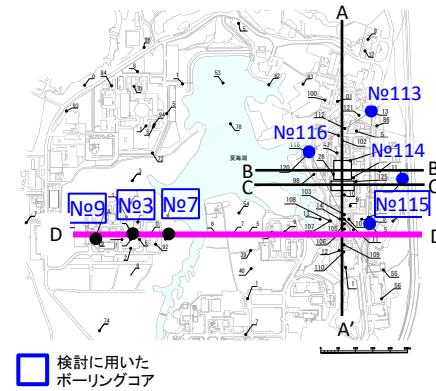
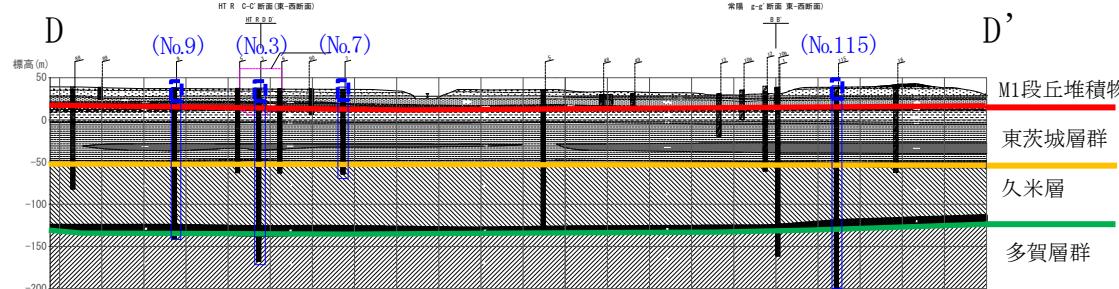


※多賀層群中には小断層が認められる。(参考2参照)  
なお、久米層以浅には小断層は認められない。

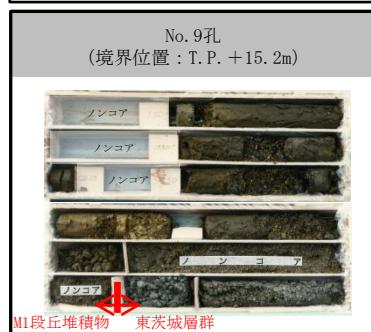


| 年代層序区分 |     | 地層名         |              |
|--------|-----|-------------|--------------|
|        | 第四系 | 完新統         |              |
|        |     | 沖積層<br>(al) | 砂丘砂層<br>(d)  |
|        | 更新統 | M1段丘堆積物     | M1段丘堆積物 (M1) |
|        |     | 東茨城層群       | 東茨城層群 (Hi)   |
| 新生界    | 下部  | 久米層         |              |
|        |     | 多賀層群        |              |
|        | 中新統 | 上部          | 多賀層群 (Tg)    |
|        |     | 中部          | 久米層 (Km)     |
|        |     | 下部          |              |

- ボーリングコアにおいて、M1段丘堆積物の層相が連続的に確認され、層相の変化する深度及び東茨城層群との境界深度も各孔でほぼ同様である。

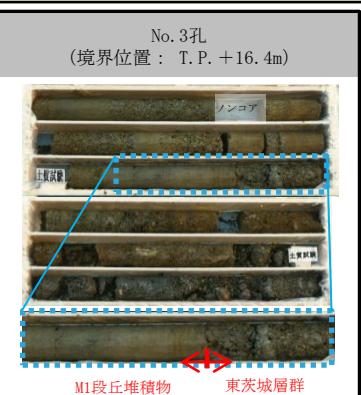


- M1段丘堆積物基底面の分布標高は、各孔でほぼ同様である。



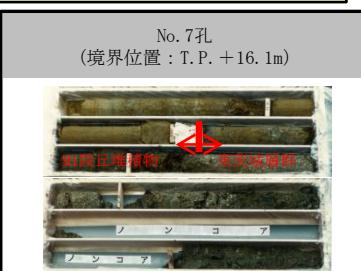
[M1段丘堆積物基底付近の特徴]  
細砂～礫混じり粗砂からなり、砂礫を挟む。

[境界付近の東茨城層群の特徴]  
砂礫からなり、礫は最大径90mmで平均径10～20mmの円～亜角礫からなる。



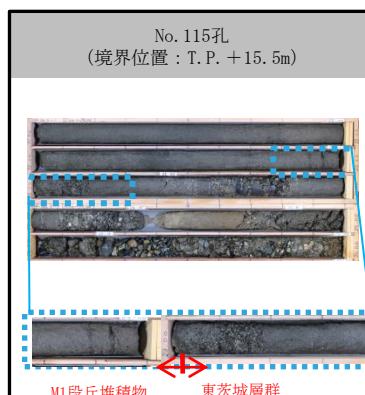
[M1段丘堆積物基底付近の特徴]  
礫混じり中砂からなり、礫は中礫を主体とする。

[境界付近の東茨城層群の特徴]  
砂礫からなり、礫は最大径80mmで平均径10～20mmの中礫（亜円礫）からなる。



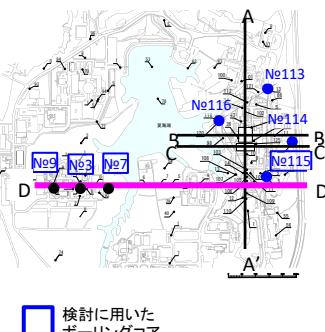
[M1段丘堆積物基底付近の特徴]  
淘汰の良い中砂からなり、砂礫を挟む。

[境界付近の東茨城層群の特徴]  
砂礫からなり、礫は最大径80mmで平均径10～20mmの中礫（亜円礫）からなる。

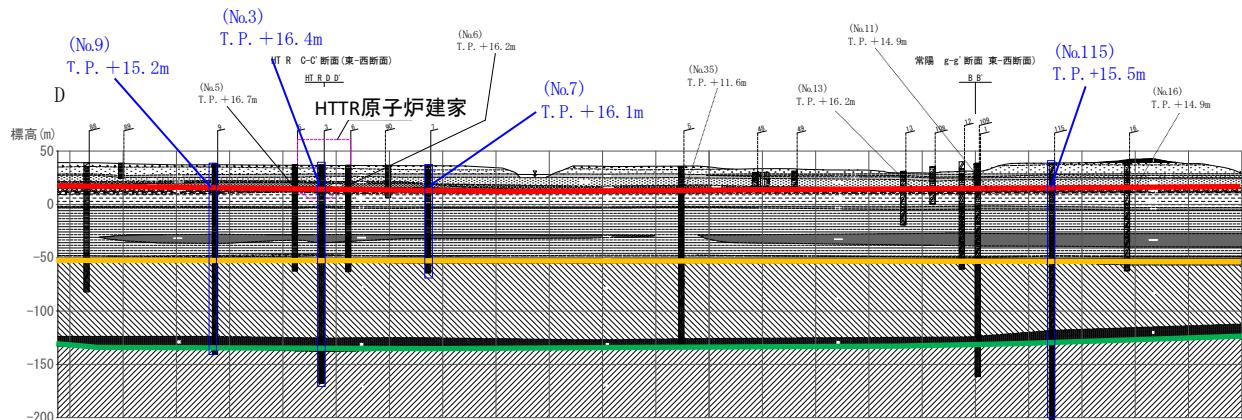


[M1段丘堆積物基底付近の特徴]  
粒径均一な細砂からなり、細礫や粗砂がやや混じる。

[境界付近の東茨城層群の特徴]  
径5～40mm、最大径50mmの亜円～円礫と粗砂の基質の砂礫からなる。



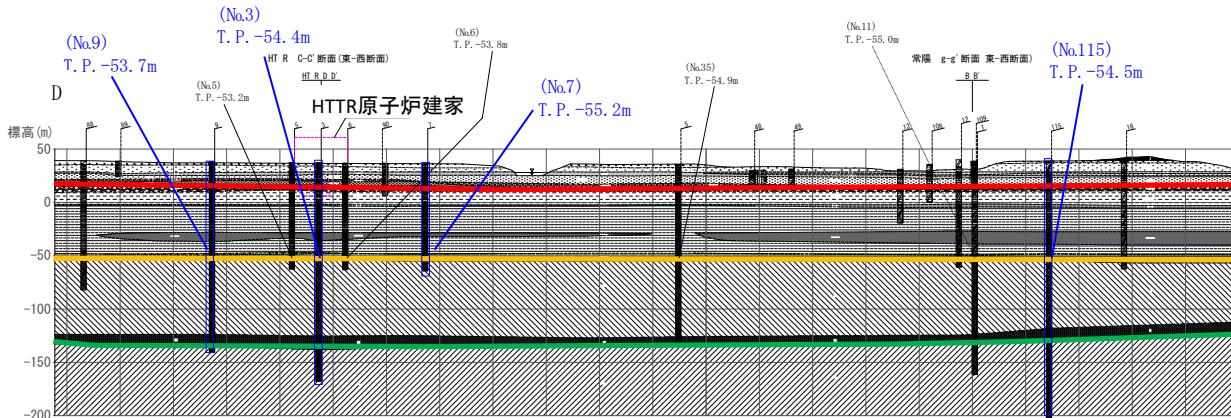
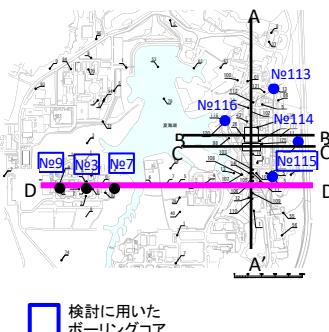
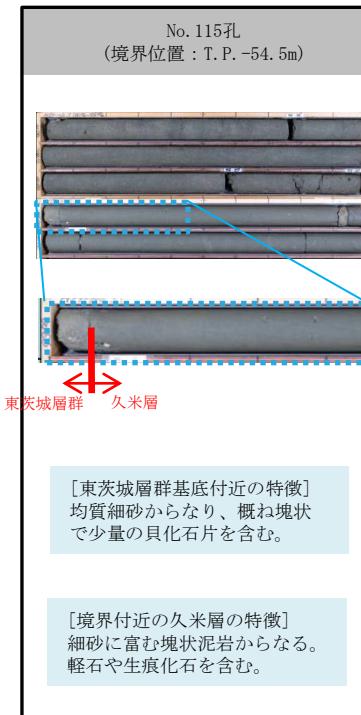
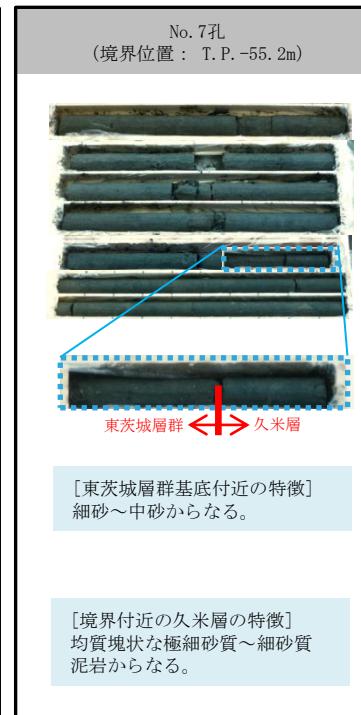
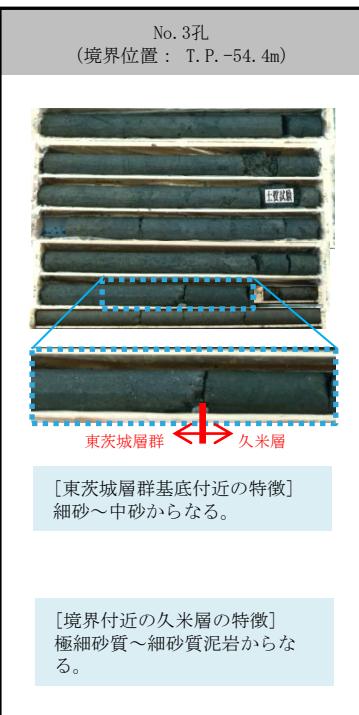
※ノンコアの部分については、柱状図に基づき地層境界を記載



| 年代層序区分 |     | 地層名 |                          |
|--------|-----|-----|--------------------------|
|        | 第四系 | 完新統 |                          |
|        |     | 上部  | 沖積層 (al)                 |
| 新生界    | 更新統 | 中部  | 砂丘砂層 (d)<br>M1段丘堆積物 (M1) |
|        |     | 下部  | 東茨城層群 (Hi)               |
| 新第三系   | 鮮新統 | 上部  | 久米層 (Km)                 |
|        |     | 中部  | 多賀層群 (tg)                |
|        | 中新統 | 下部  |                          |

# 東茨城層群/久米層境界の特徴（東西方向）

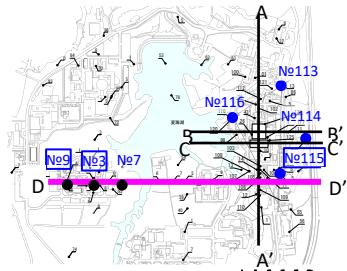
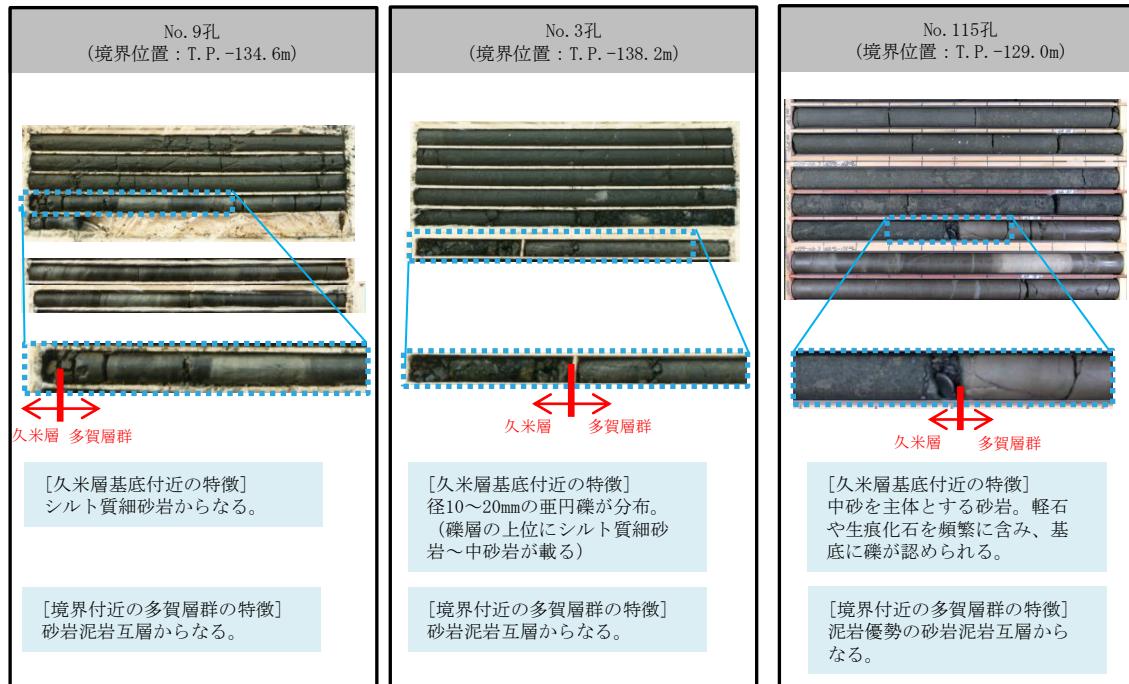
- 東茨城層群基底面の分布標高は、各孔でほぼ同様である。



| 年代層序区分 |     | 地層名       |             |
|--------|-----|-----------|-------------|
|        | 第四系 | 完新統       |             |
|        |     | 上部        | 沖積層(al)     |
| 新生界    | 更新統 | 中部        | 砂丘砂層(d)     |
|        |     | 下部        | M1段丘堆積物(M1) |
| 新第三系   | 鮮新統 | 東茨城層群(Hi) |             |
|        |     | 久米層(Km)   |             |
|        | 中新統 | 多賀層群(Tg)  |             |
|        | 下部  |           |             |

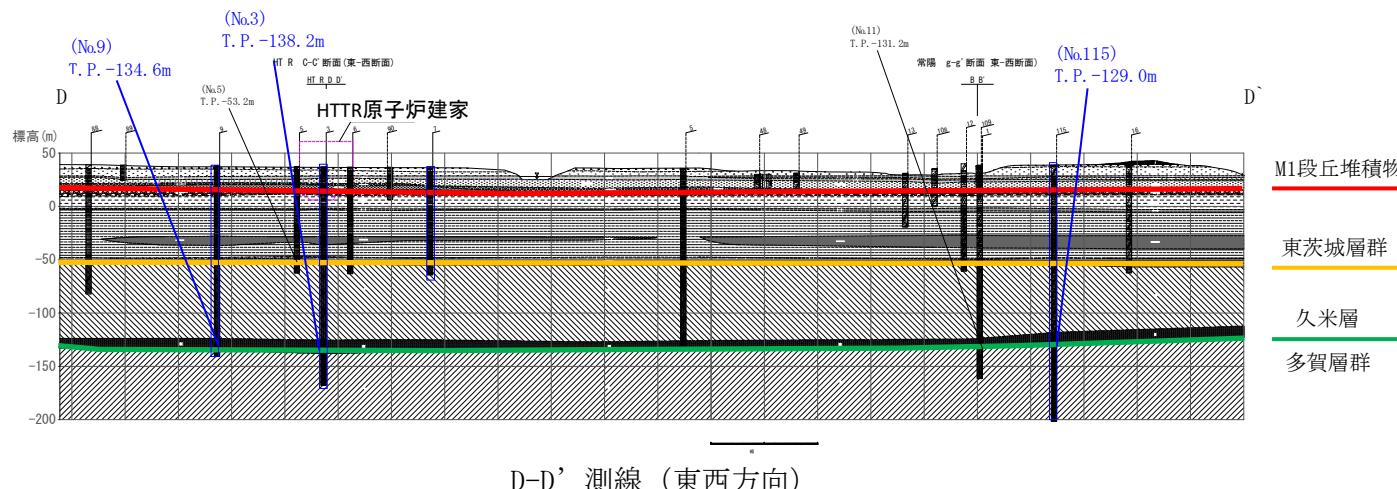
# 久米層/多賀層群境界の特徴（東西方向）

- 久米層基底面の分布標高は、各孔でほぼ同様である。



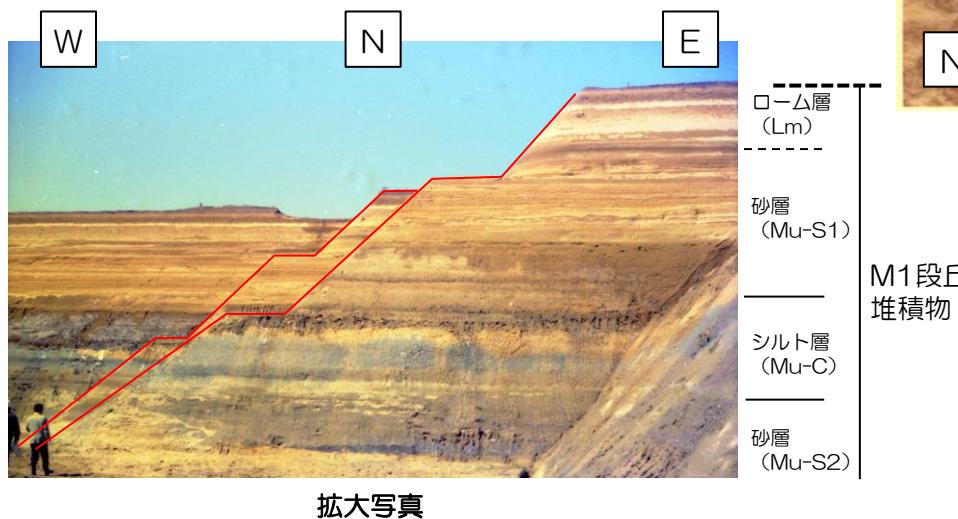
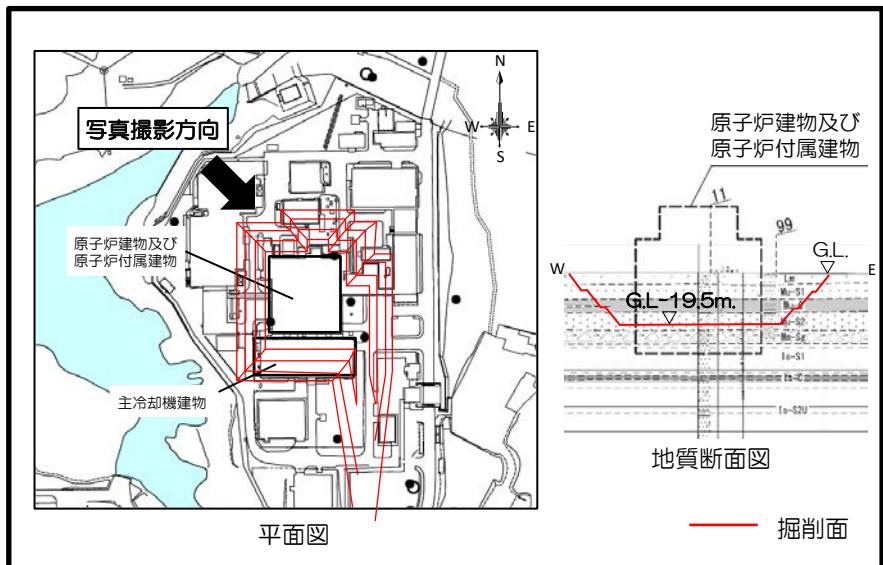
□ 検討用いた  
ボーリングコア

※多賀層群中には小断層  
が認められる。多賀層群中  
の小断層については参考2  
で示す。  
なお、久米層以浅には小断  
層は認められない。

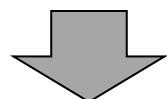


| 年代層序区分 |      | 地層名 |              |
|--------|------|-----|--------------|
|        |      | 完新統 |              |
|        |      | 上部  | 沖積層 (al)     |
| 新生界    | 第四系  | 更新統 | 砂丘砂層 (d)     |
|        |      | 中部  | M1段丘堆積物 (M1) |
|        | 新第三系 | 下部  | 東茨城層群 (Hi)   |
|        | 新第三系 | 鮮新統 | 久米層 (Km)     |
|        |      | 上部  | 多賀層群 (Tg)    |
|        |      | 中部  |              |
|        |      | 下部  |              |

法面写真から、M1段丘堆積物はほぼ水平に分布していることが確認される。



- 空中写真判読の結果、敷地を含めた敷地近傍にはリニアメント及び地すべり地形は認められない。
- 敷地には、新第三系中新統の多賀層群、新第三系鮮新統の久米層、第四系更新統の東茨城層群及びM1段丘堆積物並びに第四系完新統の沖積層及び砂丘砂層が分布する。
- M1段丘堆積物は、ボーリング柱状図及びボーリングコア確認から、下位の東茨城層群を覆って敷地に広く分布しており、M1段丘堆積物の基底面はほぼ水平に分布する。
- 久米層以浅の地層には断層は認められず、M1段丘堆積物の下位の東茨城層群、久米層基底面もほぼ水平に分布しており、断層を示唆する系統的な不連続や累積的な変位・変形は認められない。



大洗研究所敷地の地質・地質構造を把握すると共に、敷地には、将来活動する可能性のある断層等は認められないと判断される。

## 参考1 M1段丘堆積物と東茨城層群の境界の設定根拠について

- 敷地近傍及び敷地には、下位から多賀層群、久米層が分布し、これを覆って、東茨城層群、M1段丘堆積物、沖積層及び砂丘砂層が分布する。東茨城層群及びM1段丘堆積物は、東茨城台地、鹿島台地に連続的に広く分布し、東茨城層群はM1段丘堆積物に不整合に覆われて分布している。（地質図P9参照）
- 東茨城層群は、主に砂、礫及びシルトからなり、坂本ほか（1975）等による石崎層、笠神層、見和層下部及び中部に、山元（2013）による笠神層及び夏海層等に相当し、これらの地層を一括して東茨城層群と仮称している。敷地付近には、坂本（1975）等の石崎層、見和層中部層が分布する。
- M1段丘堆積物は、東茨城台地、鹿島台地に連続的に広く分布し、堆積物は主に砂からなり、礫、シルトの薄層を伴い、貝化石や白斑状生痕が認められ、海成の堆積物である。下部は塊状の砂を主体とするが、上部は粗粒砂やシルトの薄層を挟在するなど、層相が変化する。本堆積物は、坂本（1975）等の見和層上部に相当する。

### 敷地近傍及び敷地の地質層序

| 年代層序区分     |      |    | 地層名                                                 |      | 主な層相           |   | 坂本（1975）<br>「磯浜地域の地質」 | 山元（2013） | 大井・横山<br>(2011) |  |
|------------|------|----|-----------------------------------------------------|------|----------------|---|-----------------------|----------|-----------------|--|
| 第四系<br>新生界 | 完新統  |    | 沖積層                                                 | 砂丘砂層 | 礫・砂<br>・シルト    | 砂 | —                     | —        | —               |  |
|            | 更新統  | 上部 | L1段丘堆積物<br>M4段丘堆積物<br>M3段丘堆積物<br>M2段丘堆積物<br>M1段丘堆積物 |      | 礫・砂・シルト        |   | 見和層上部層                | 茨城層      | 常総層             |  |
|            |      |    |                                                     |      | 礫・砂・シルト        |   |                       | 見和層      | 木下層             |  |
|            |      |    |                                                     |      | 礫・砂・シルト        |   |                       | 夏海層      |                 |  |
|            |      |    |                                                     |      | 礫・砂・シルト        |   |                       | 笠神層      | 清川層             |  |
|            |      |    |                                                     |      | 礫・砂・シルト        |   |                       | 上泉層      | —               |  |
|            | 新第三系 | 下部 | 東茨城層群                                               |      | 見和層中部層<br>石崎層  |   | —                     | 藪層       | —               |  |
|            |      |    |                                                     |      | —              |   |                       | —        |                 |  |
|            |      |    |                                                     |      | 砂質泥岩<br>凝灰岩を挟む |   |                       | 鮮新統      |                 |  |
|            |      |    |                                                     |      | 砂質泥岩           |   |                       | 中新統      |                 |  |
|            |      |    |                                                     |      | —              |   |                       | —        |                 |  |

~~~~~ : 不整合  
||||||| : 地層欠如

- 坂本ほか（1975）等では、見和層上部層と下位の見和層中部層、石崎層等の層相は以下のように記載されており、見和層上部層と下位の見和層中部層及び石崎層とは、層相が異なり、不整合関係で接しているとされている。
(見和層上部層)

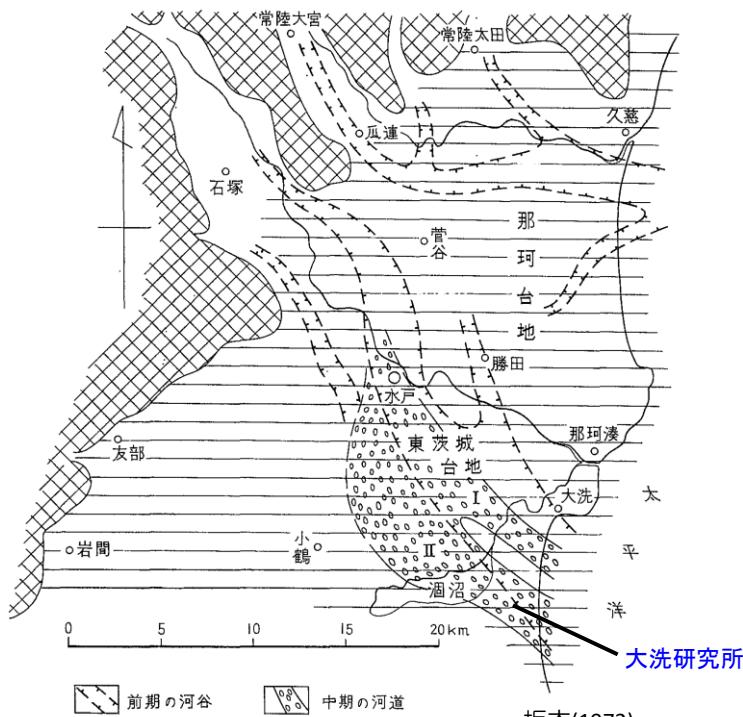
主に砂層からなる海成層で、波食台の上に堆積した地層であり、その基底面はきわめて平坦であり、下位の見和層中部層や石崎層とは不整合で接する。見和層上部層の層相は、薄い細礫層を挟み生痕化石が見られ、その基底には礫層があり、涸沼南方（敷地南方）では基底礫層が発達し、見和層中部層の分布する範囲では、基底部は薄い細円礫層からなるとされている。

(見和層中部層)

見和層中部層は、水戸南方から大洗南方へかけての北西-南東へのびる顕著な凹地を埋めて発達する地層で、層相は主に礫層で径5~10cm大以下の円~亜円礫が密集したものとされている。

(石崎層)

石崎層は、見和層上部層と広い範囲にわたって不整合で接している。層相は、砂を主体とし、細円礫の薄層を挟む。



見和層堆積期の古地理

る。また、図幅地域南部では、小規模ながら“徳宿凹地”とその埋積層の存在が推定される。中部層は、水戸から大洗南方へかけての一帯にのみ発達する。下末吉海進の途中における一時的な海面低下にさいして形成された凹地を埋める地層とみられる（坂本 1972）。図幅地域内では、北半部に広く発達する。最大30m、普通10~20mの層厚をもち、河成とみられる礫層を主体とする。上部層は、見和層の主体をなす海成層で、茨城県中部地域の広大な台地の主部を構成する。その基底面はきわめて平坦であり、この地層が下末吉海進最盛期の、ゆっくりした海面上昇にともなって形成された波食台の上に堆積した地層であることを示している（坂本ほか 1969）。本図幅地域内では、厚さ10~15m前後の砂層が、海拔約30mの台地をつくって、ほぼ一様に発達する。ただ、本図幅地域の中央部の海岸ぞいで、見和層上部層及び中部層の分布と堆積環境

坂本(1975)

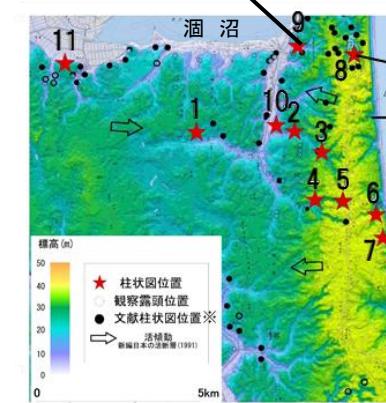
図幅地域内では、台地を構成する見和層の下位に、中部の涸沼周辺と南部の七瀬川沿岸とで、ルーズな砂層を主とする第四系が見られる。この地層は、涸沼周辺で石崎層（斎藤 1959 b），七瀬川～鉢田周辺で鉢田層（藤田ほか 1961）と名づけられたものである。ここでは便宜的に両者を一括して、石崎層として記載する。石崎層と見和層上部層とは、広い範囲にわたって不整合で接しているが、両者は岩におおわれて、わずか数mの厚さの部分が見られるにすぎない（第9・11・12図参照）。岩相は、黄褐色を呈する淘汰のよい細粒砂を主とし、それとクロスラミナの発達した細礫を含む中～粗粒砂との厚さ2~3mごとの不明白な互層よりなっている。砂層中には、厚さ10~20cm程度の細円礫薄層が何枚もはさまれる。また、砂層は一般に砂鉄を多く含む。涸沼南岸では、本層の最上部に貝殻破片の密集した

石崎層の分布と層相

坂本(1975)

- 敷地近傍（涸沼南部）では、東茨城層群（石崎層の砂層）を覆って、M1段丘堆積物が分布している。
- M1段丘堆積物は基底に礫層を伴い（写真1）、下位の東茨城層群と不整合関係で接している。M1段丘堆積物の下部は、貝殻片を含む浅海性の海成層からなり、その上部には白斑状生痕を伴う層準が認められる。M1段丘堆積物と東茨城層群の境界は不整合面が確認でき、その不整合面をM1段丘堆積物の基底面としている。

写真1の露頭位置



大洗研究所

| 柱状図凡例 | |
|---------|------------|
| 火山灰質粘性土 | 平行裏垣 |
| シルト・粘土 | 斜交裏垣 |
| 砂質シルト | 生垣（パイプ洗生垣） |
| 砂 | 生垣（白斑状生垣） |
| 砂岩 | 結晶質 |
| 赤城崩岸テフラ | 貝殻・貝化石 |

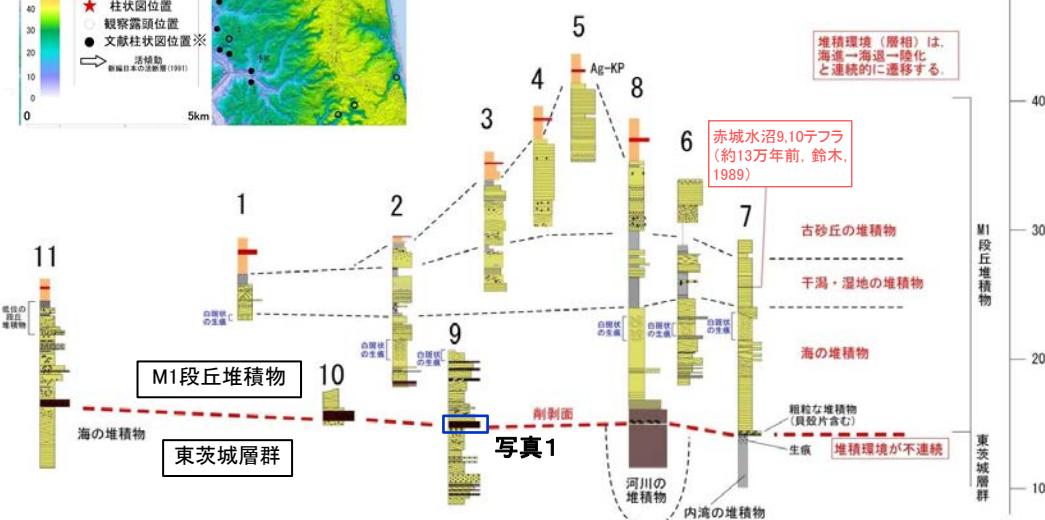


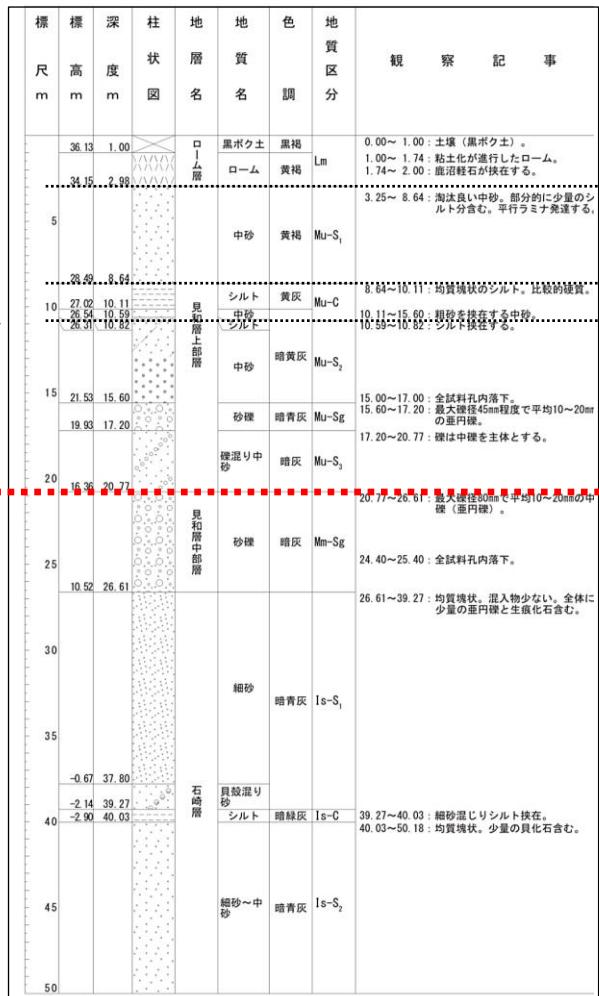
写真1

涸沼南岸で東茨城層群（石崎層）の上にM1段丘堆積物（見和層上部層）の基底礫層が重なる部分が認められる露頭が確認されている。坂本（1975）等とも整合的である。

M1段丘堆積物と東茨城層群について（敷地内調査）

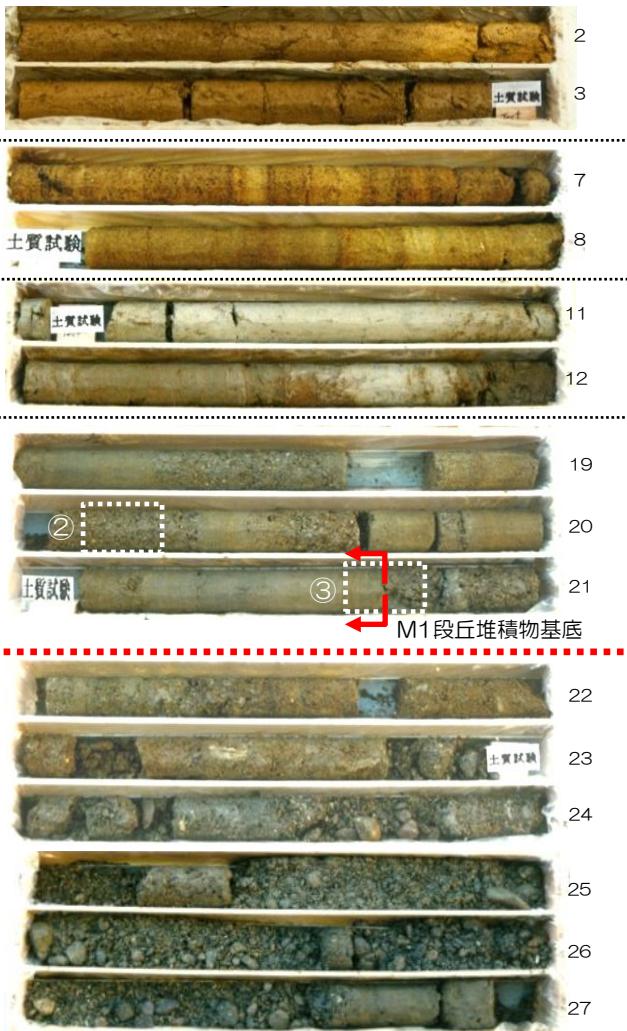
- 敷地では、東茨城層群（見和層中部層の礫層）を覆って、M1段丘堆積物が分布している。
- M1段丘堆積物は、淘汰の良い砂層を主体とし、一部白斑状の生痕化石（ヒメスナホリムシ（砂浜の波打ち際に生息））を伴う海成層である。M1段丘堆積物の基底付近は砂層中に2~4mmの礫がまじる。
- 東茨城層群は、径10~20mmの中礫を主体とし、その層厚は約6mである。
- M1段丘堆積物と東茨城層群は、層相が異なっており、層相の境界には不連続面が確認される。その不連続面には堆積環境の変化（堆積間隙）が認められることから、両地層は不整合で接している。

敷地内ボーリング柱状図 (No.3)



※層相区分については敷地近傍の露頭観察も踏まえ作成している。

敷地内ボーリングコア写真 (No.3)



ボーリングコア拡大写真



写真① (No.7孔)

M1段丘堆積物（砂層）中の白斑状生痕。白斑状生痕は、前浜の堆積環境を示す特徴的な化石であり、本堆積物は、海の堆積物と判断される。



写真②

M1段丘堆積物（礫混じり砂）。径2~4mmの礫が砂層中に見られる。

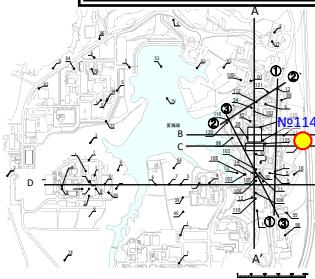


写真③

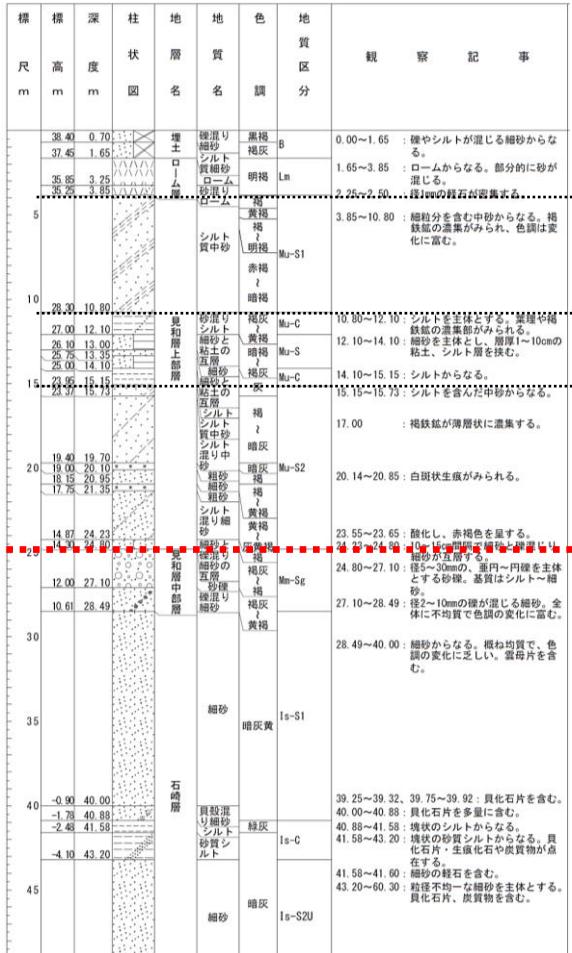
M1段丘堆積物（礫混じり砂）と東茨城層群（砂礫層）の境界付近。
境界の直下は最大礫径80mmで平均10~20mmの亜円礫を含む砂礫からなり、淘汰は非常に悪い。

M1段丘堆積物と東茨城層群について（敷地内調査）

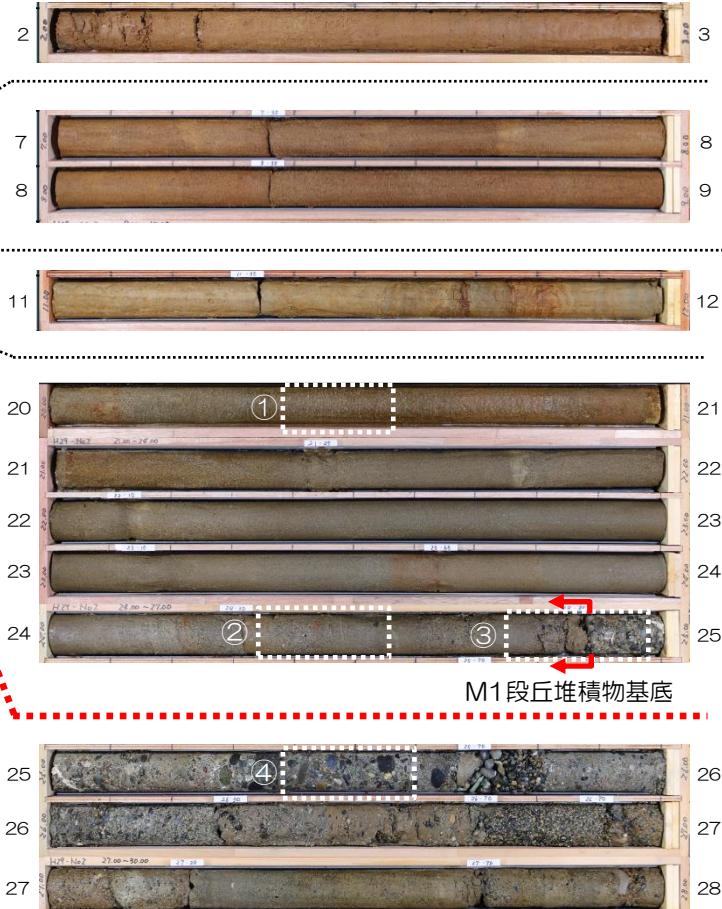
- M1段丘堆積物は、シルトを含む砂層を主体とし、生痕化石を伴う海成層である。M1段丘堆積物の基底付近は、砂層中に礫まじり砂層が層状に認められる。
- 東茨城層群は、径5~30mmの中礫を主体とし、層厚は約4mである。
- M1段丘堆積物と東茨城層群は、層相が異なっており、層相の境界には不連続面が確認される。その不連続面には堆積環境の変化（堆積間隙）が認められることから、両地層は不整合で接している。



敷地内ボーリング柱状図（No.114）



敷地内ボーリングコア写真
(No.114)



写真①
M1段丘堆積物（砂層）中の白斑状生痕。



写真②
M1段丘堆積物は境界付近では10~15cm間隔で、細砂と礫混じり細砂が互層する。



写真③
M1段丘堆積物（細砂、礫混じり砂との互層）と東茨城層群（砂礫）の境界付近。

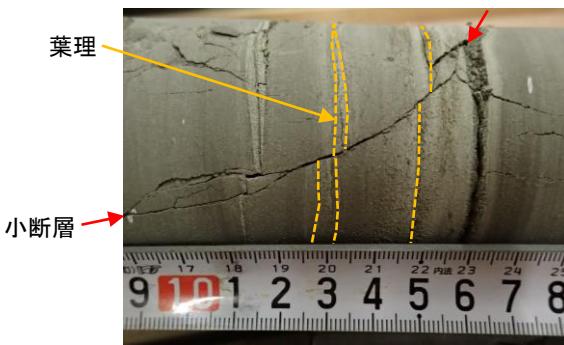
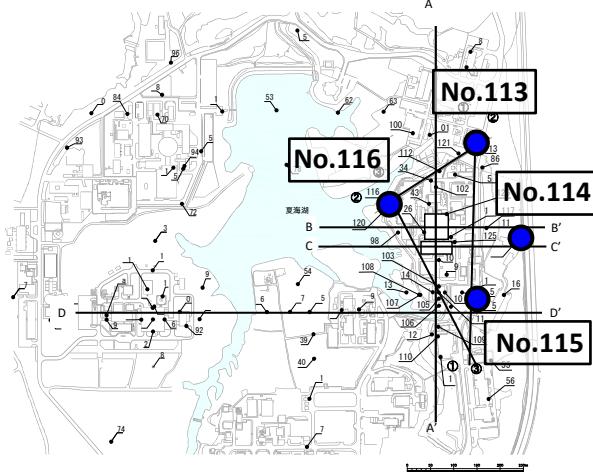


写真④
東茨城層群の砂礫層。径5~30mmの亜円~円礫を主体とする。

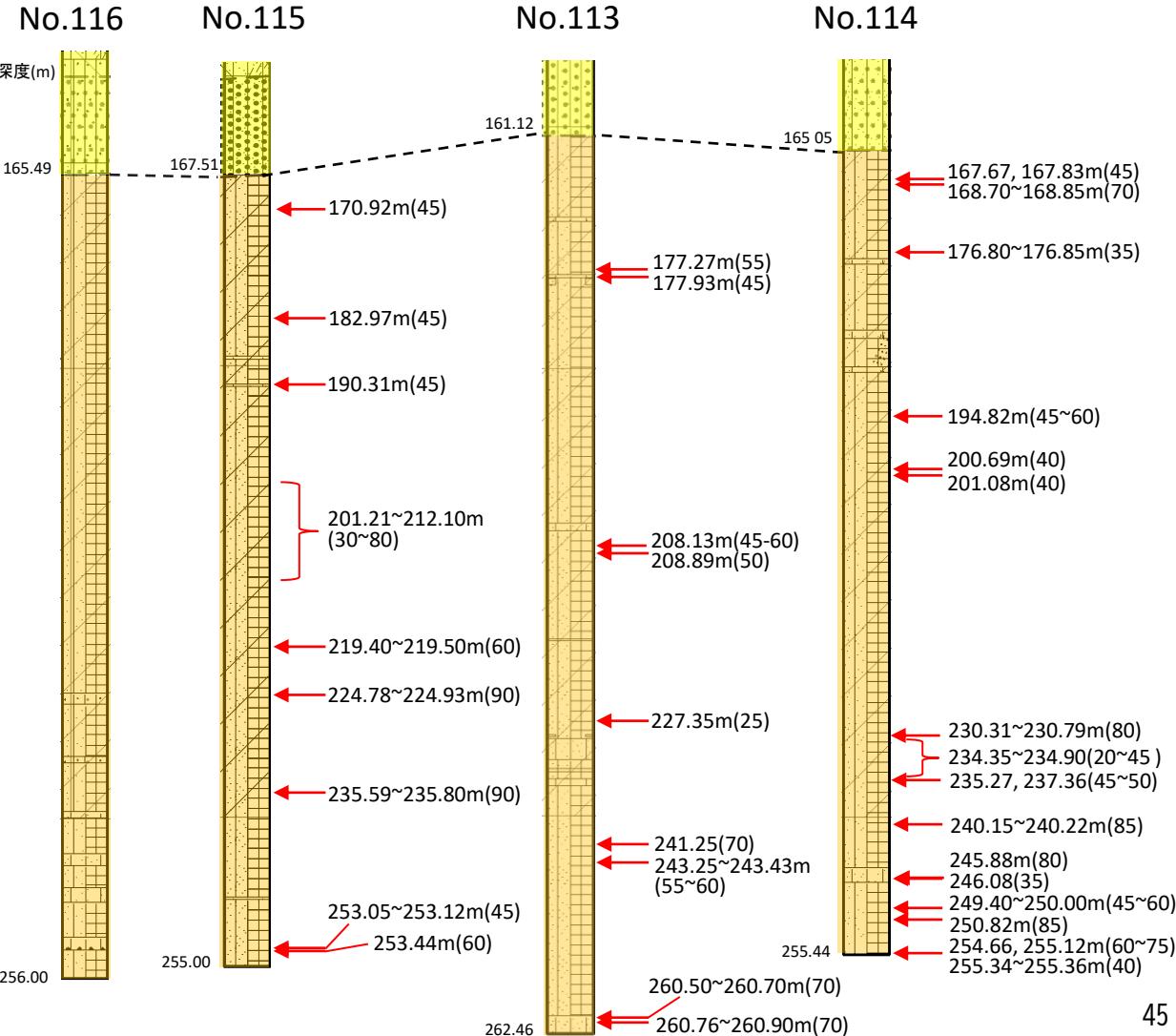
- ・M1段丘堆積物は、主に砂からなり、礫、シルトの薄層を伴い、海生生物(ヒメスナホリムシ)の白斑状生痕が認められる海成の堆積物である。敷地近傍では東茨城層群との境界付近に基底礫が認められるが、敷地内においてはその発達は弱い。
- ・東茨城層群は、主に砂、礫からなり、M1段丘堆積物に覆われて分布している。敷地近傍では砂層(坂本(1975)等による石崎層)が、敷地では礫層(坂本(1975)等による見和層中部層)が分布し、場所によって層相が異なる。
- ・M1段丘堆積物と東茨城層群の層相は異なり、層相の境界には不連続面が確認される。その不連続面には堆積環境の変化(堆積間隙)が認められることから、両地層は不整合で接しており、その不整合面をM1段丘堆積物の基底面と設定している。

参考2 多賀層群中の小断層について

- ・小断層は、多賀層群中に確認され、断層面の幅は1mm程度、傾斜は主に40~60度である。葉理の観察等から推定される変位量は数mm~数cmであり、一部は断層面がコア内で消失するものも認められる。
- ・小断層は、多賀層群が分布する約160m以深に点在し、ボーリング孔毎にもその分布に違いがみられる。
- ・多賀層群を不整合に覆う久米層には小断層は認められない。



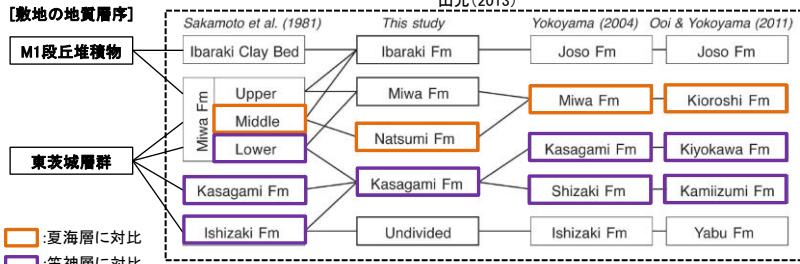
ボーリングコアで確認される小断層
(No.113 深度208.13m)



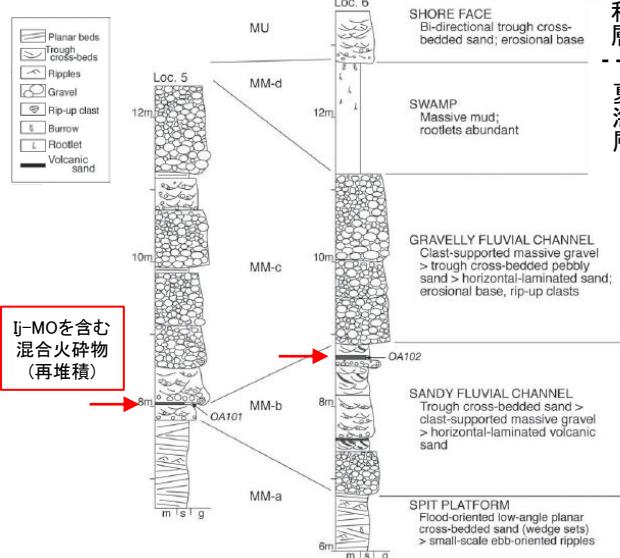
参考3 夏海層、笠神層の堆積年代について

夏海層、笠神層の堆積年代について

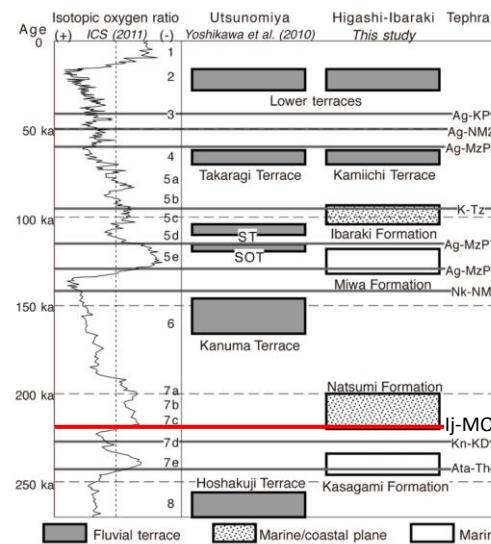
- 敷地がある東茨城台地の地質層序については、山元（2007、2013）、大井・横山（2011）等によって検討がなされている。
- 笠神層は約24万年前のAta-Thを挟む海成層であり、MIS7e以降に堆積したとされる。夏海層は、山元（2013）では再堆積した約22万年前のIj-MOを挟むことからMIS7c-7aの河川・潮流口堆積物からなるとされ、大井・横山（2011）では本来MoPは清川層（笠神層）に含まれ、D層（夏海層）はMIS5eの海成相に先立つ河川成相（MIS6）としており、堆積時期の解釈には幅があることを確認した。



東茨城台地における更新統の地層区分の対比(山元, 2013, 一部加筆)



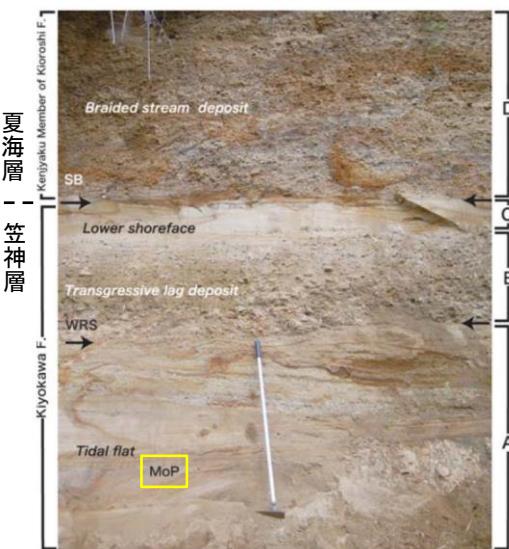
見和層中部の露頭柱状図(山元, 2007, 一部加筆)



内陸宇都宮地域と東茨城台地の更新統の層序関係
(山元, 2013, 一部加筆)

夏海層は、再堆積した約22万年前のIj-MOがあることから、山元(2007)が主張したように、MIS7dに形成された谷地形を埋積したMIS 7c-7aの河川・潮流口の堆積物からなる(Fig. 12)。また、笠神層は約24万年前のAta-ThやAzy-SgP2を挟むことから、MIS 8に形成された谷地形を埋積したMIS 7eのエスチュアリーとこれを覆う外浜・海浜などの堆積物からなる(Fig. 12)。横山(2004)や大井・横山(2011)が主張したような、本層からのIj-MOの产出は確認できなかった。

山元(2013)



清川層中に含まれる真岡軽石(MoP)
(大井・横山, 2011, 一部加筆)

MoPはDの“見和層中部層”的礫層に挟在する再堆積性のものもあるが、Stop 3やStop 5で観察できるように本来MoPは清川層に挟まれる。

Dの礫層は、清川層の下部外浜相を削り込む木下層剣尺部層の下部を構成する谷状地形を充填した河川成礫層で、MIS 5eに堆積した木下層の海成相に先立つ河川成相であることから、MIS 6の低海水準期に堆積したことが考えられる。

大井・横山(2011)

敷地の地質層序では、夏海層・笠神層等を一括して東茨城層群としており、その東茨城層群はM1段丘堆積物に不整合に覆われることから、MIS5eより前に堆積した地層と判断しており、いずれの文献とも矛盾しない。

- ・大井信三・横山芳春（2011）：常陸台地の第四系下総層群の層序と堆積システムの時空変化，地質学雑誌，第117巻 補遺，p103-120
- ・坂本亨・田中啓策・曾屋龍典・野間泰二・松野久也（1972）：那珂湊地域の地質，地域地質研究報告（5万分の1図幅），地質調査所
- ・坂本亨（1975）：磯浜地域の地質，地域地質研究報告（5万分の1図幅），地質調査所
- ・坂本亨・相原輝雄・野間泰二（1981）：石岡地域の地質，地域地質研究報告（5万分の1図幅），地質調査所
- ・貝塚爽平・松田磐余編（1982）：首都圏の活構造・地形区分と関東地震の被害分布図 解説，内外地図株式会社
- ・鈴木毅彦（1989）：常磐海岸南部における更新世後期の段丘と埋没谷の形成，地理学評論，vol. 62 (Ser. A-7)，pp. 475-494.
- ・活断層研究会編（1980）：日本の活断層－分布図と資料，東京大学出版会
- ・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
- ・今泉俊文・宮内崇裕・堤浩之・中田高編（2018）：活断層詳細デジタルマップ [新編]，東京大学出版会
- ・奥田義久（1986）：海洋地質図「鹿島灘海底地質図」（20万分の1），地質調査所
- ・町田洋・新井房夫（2003）：新編 火山灰アトラス[日本列島とその周辺]，東京大学出版会
- ・山元孝広（2007）：テフラ層序からみた新潟県中期更新世飯土火山の形成史：関東北部での飯土真岡テフラと MIS7 海面変動の関係，地質調査研究報告，第58巻，第3/4号，p117-132
- ・山元孝弘（2013）：東茨城台地に分布する更新統の新層序とMIS5-7海面変化との関係：地下地質とテフラ対比による茨城層，美和層，夏海層，笠神層の再定義，地質調査研究報告，第64巻，第9/10号，p225-249