資料3-1

本資料のうち,枠囲みの内容は商業機密 又は防護上の観点から公開できません。

東海第二発電所 敷地の地質・地質構造について

平成29年9月21日 日本原子力発電株式会社



目 次

1.	敷地の地質・地質構造について 検討フロー	• • • • • • • • • • • • • • • •	3-1-3
2.	敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造	•••••	3-1-5
3.	敷地の地質・地質構造	•••••	3-1-15
4.	まとめ	••••	3-1-44
5.	参考文献	•••••	3-1-45

1.敷地の地質・地質構造について 検討フロー

1. 敷地の地質・地質構造について 検討フロー

敷地の地質・地質構造に関する検討の目的

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。



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

3-1-4

第467回審査会合 資料1修正

青字:審査会合(H27.5.29)の指摘を踏まえ追加実施した 地球物理学的調査,地質調査等 2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造

2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造(変動地形学的調査結果)

第402回審査会合 資料1再揭



空中写真判読の結果,敷地及び敷地近傍にはリニアメントは認められない。



- ・ 敷地周辺陸域の地形は, 関東北部山地にのたる八溝山地及び久怒山地, 阿武隈山地の南部にのたる多賀山地並びに吊磐海岸台地, 関東平野の北東部にのたる新 台地, 東茨城台地等からなる。
- 敷地近傍(敷地から半径5kmの範囲)陸域の地形は,台地,低地及び海岸砂丘からなり,敷地は新川河口右岸付近の海岸砂丘に位置する。
- 台地を構成する段丘は高位からM1面, M2面, M3面に区分される。
- M1面は敷地の南西方及び北方に広く分布し,北方のM1面はM1-h面,M1-l面に細分される。
- M2面は敷地の西方に比較的広〈分布するほか,敷地南西方の新川沿いなどに分布する。
- 敷地近傍海域の地形は,所々に緩い起伏が認められるが,全体的には水深30m未満で,海岸線と平行に沖合に向かって緩やかな傾斜を示す。
- 文献調査及び空中写真判読の結果,敷地及び敷地近傍に地すべり地形及びリニアメントは認められない。

2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造(地すべり地形に関する文献調査結果)

第467回審査会合 資料1再揭



防災科学技術研究所ホームページ J-SHIS Map(2014年7月24日更新)に加筆

防災科学技術研究所 J-SHIS Mapでは,敷地及び敷地近傍において地すべり地形は示されていない。

2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造(活構造に関する文献調査結果)

第402回審査会合 資料1再掲



東海第二発電所の敷地及び敷地近傍において,活構造の存在を指摘する文献はない。

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)



航冈台地周辺部

26

主な展現・新期

砂・シルト・種

砂・シルト・種

ヨーシルト・細

特莱诺斯

特别无限

新田連常辞及び、芝迎・砂田・様 大学部

深成治療及び変成治療

三府・秋府・禅

地層名

4 砂丘砂屋

al 沖積開

1/ 段丘堆積物

RE REARES

● 久米屋

1 多沉滑的

Tet ALSEAN



くめ

主な展明・訪相

材・シルト・種

移・シルト・種

使・シルト

砂質泥石

UMES

修石湖区前,

凝庆黄菜岩

登岩・泥岩・緑

高・石炭

唐宇八

LS GREE

2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造(敷地近傍の地質概要)

第402回審査会合 資料1再揭



- 敷地近傍には,下位より新第三系中新統の多賀層群,新第三系鮮新統の離山層及び久米層,第四系更新統の東茨城層群及び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。
- 地表付近で確認された久米層は,敷地近傍から久慈川沿いに約20km,幅約8kmの範囲に分布している。
- 久米層の層理面の傾斜は10°程度と非常に緩(,敷地で確認した久米層の構造と整合している。

2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造(敷地近傍の地質概要)

第402回審査会合 資料1再掲



2. 敷地周辺及び敷地近傍の地質・地質構造(文献調査結果 20万分の1地質図幅「水戸」(2001))

第402回審査会合 資料1再掲







●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ないことから,後期更新世以降の活動は無いと判断される。

●敷地に断層は示されていない。

3-1-14

3. 敷地の地質・地質構造

3. 敷地の地質・地質構造(敷地の地形及び地質の概要)



地質層序表

敷地の地質平面図

敷地に分布する地層のうち,最下位の日立古生層(日立変成岩類)は硬質な泥岩,砂岩及び礫岩からなる。那珂湊層群は硬質な泥岩,砂岩及び礫岩か らなる。離山層は泥岩、凝灰岩からなる。久米層は砂質泥岩を主としている。東茨城層群と段丘堆積物は砂礫、砂及びシルトからなり、沖積層は粘土を主と して砂及び礫混じり砂を挟む。各層は不整合関係で接している。砂斤砂層は均質な細~中粒砂からなり、敷地全体に広く分布する。

3. 敷地の地質・地質構造(敷地の調査内容)

・敷地の地質・地質構造の評価にあたっては、審査会合(H27.5.29)の指摘を踏まえ、追加でボーリング調査及び反射法地震探査等を実施した。

 久米層の構造評価にあたっては、これらの追加実施した調査結果も含め、岩相区分、侵食境界、鍵層の分布、反射法地震探査結果に基づくユニット区分を追加で 実施した。



3. 敷地の地質・地質構造(耐震重要施設等の配置図)

第467回審査会合 資料1修正

● 設置許可基準規則3条及び4条の対象となる「耐震重要施設」及び設置許可基準規則38条及び39条の対象となる 「常設重大事故等対処施設」を以下に示す。

常設耐震重要重大事故防止設備又は常設重大事故緩和設備が設置される重大事故等対処施設(特定重大事故等対処施設を除く。)

3. 敷地の地質・地質構造(岩相区分)

ボーリングコアの岩相観察結果に基づき,久米層以深の岩相を下記の通り区分した。

岩相区分表

地層名	岩 質	記号	層相	代表的なコア写真
	砂質泥岩	Km-m	砂質泥岩を主とする。 砂質泥岩には生 物擾乱 , 乱堆積構造が発達する。	
		Km-a1	厚さ5cm~10cmの細粒~中粒砂岩の 薄層を挟む砂質泥岩を主体とする。	
力业民	砂岩-砂質泥岩 互層	Km-a2	泥岩,シルト岩の細互層を主とする。	
《 木眉		Km-a3	細粒砂岩 , 中粒砂岩を主とする細互層 からなる。 炭質物薄層を頻繁に挟む。	
	砂岩	Km−s	シルト混り細粒砂岩 ~ 中粒砂岩からな る。	NETS STATISTICS IN LOCAL STATISTICS
	礫 岩	Km-g	偽礫のほか基盤岩礫など複数の異種 礫及び貝殻片を含む。	「「「「「「「「「「」」」」
離山層	泥岩·凝灰岩	Hn	固結度の高い泥岩を主とし,凝灰岩及 び軽石を多く含む。	
那珂湊層群	泥岩·砂岩 Nk		角礫を含む礫岩 , 砂岩 , 泥岩からなる。 硬質である。	
日立古生層 (日立変成岩類)	泥岩·砂岩·礫岩	Нр	非変成の硬質な砂岩,泥岩,礫岩から なる。	

3. 敷地の地質・地質構造(ユニット区分について)

第467回審査会合 資料1再掲

 ・ボーリングコア観察結果によると、久米層中には、流動状の堆積構造あるいは偽礫、異種礫、貝殻片を含む礫岩が認められる。これらは、下位の久米層を侵 食して緩く谷状に連続していることから、久米層堆積期に形成された海底谷等の侵食谷の谷底に堆積したものと判断される。
 ・上記侵食谷と岩相及び鍵層の連続性ならびに反射パターンの特徴と整合がとれるようユニット区分を行った。



3-1-20

第467回審査会合 資料1再揭

:侵食境界(下端)



3. 敷地の地質・地質構造 (鍵層の特徴)

第402回審査会合 資料1再揭

━━ :鍵層

・久米層内には,火山灰層及び軽石層や凝灰質泥岩層などの岩相が特徴的な地層が分布する。 ・これらの地層について,層相,粒子組成,火山ガラスの形態等の類似性について検討した結果,側方に広がりを持って連続する地層 であることが確認された(-5~-1を鍵層として評価)。

・なお,これらの鍵層について,火山灰分析も併せて実施し,対比の妥当性について確認した。

鍵層 No.	特徵	粒子組成		コア写真
	ユニット区分の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ,白色の中~ 粗粒軽石を密に含む。 なお, -5~ -2は10m程度 の範囲に近接して分布する。	重鉱物	ho	C-2孔 標高:-21.66~-21.71m,深度:32.80~32.85m
-5		ガラス	spg > > fib	
-4	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ,白~灰色の 粗粒軽石を密に含む。 なお, -5~ -2は10m程度 の範囲に近接して分布する。	重鉱物	-	C-3孔 標高:-21.64 ~ -21.82m, 深度:30.00 ~ 30.18m
		ガラス	spg > fib	

鍵層の特徴

重鉱物名

ho:	角閃石
орх:	斜方輝石





3-1-22

			鍵層の	特徴	■:鍵層
鍵層 No.	特徵	粒子組成			コア写真
	ユニット区分の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ,白色の細粒 軽石を密に含む。 なお, -5~ -2は10m程度 の範囲に近接して分布する。	重鉱物	ho	↓	C-2孔 標高∶-28.36~-28.56m , 深度∶39.50~39.70m
-3		ガラス	spg > fib		
-2	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ,白色の細~ 中粒軽石を密に含む。 なお, -5~ -2は10m程度 の範囲に近接して分布する。	重鉱物	-	┵	C-1孔 標高∶-37.27~-37.50m , 深度∶46.19~46.42m
		ガラス	spg > fib		<u>10cm</u>
-1	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m)に含まれる凝灰質泥岩 で , 白 ~ 灰色の軽石を含む。	重鉱物	-	< [⊥]	C-2孔 標高∶-56.63~-58.31m,深度∶67.77~69.45m
		ガラス	spg > sb fib		
-5	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ , 灰白色の中 ~細粒火山灰からなる。	重鉱物	-	<u>←</u>	C-2孔 標高∶-86.03~-86.08m,深度∶97.17~97.22m
		ガラス	spg > > fib		<u>10cm</u>

			鍵層の	特徴	□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□□
鍵層 No.	特徵	粒子組成			コア写真
	ユニット区分の砂質泥岩	重鉱物	-		-4-0孔 標高∶-61.41~-61.56m,深度∶69.70~69.85m
-4	(Km-m)に含まれ, 白色の極細 粒火山灰からなる。	ガラス	X spg > > sb > str		
	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ, 灰白色の砂 ~泥質凝灰岩からなる。	重鉱物	-		K-1孔 標高∶-139.83~-139.93m,深度∶148.11~148.21m
-3		ガラス	spg > sb > str > fib > bw	and and	
-2 ⁽⁾ 粕	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ,白色の極細 粒火山灰からなる。	重鉱物	-		:-3孔 標高∶-151.64~-152.26m,深度∶160.00~160.62m
		ガラス	spg > sb > str > fib		
	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ, 友~白色の極 細粒火山灰からなる。	重鉱物	-		-4孔 標高: -158.45 ~ -158.51m , 深度: 169.51 ~ 169.57m
-1		ガラス	sb spg>str> fib		<u>10cm</u>

			鍵層の	特徴	
鍵層 No.	特徵	粒子組成			コア写真
	 ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m),砂質泥岩優勢層(Km-	重鉱物	ho	Ł.	孔 標高:-155.06~-155.14m,深度:165.70~165.78m
-3	a1)に含まれ,結晶質で灰白色の 中粒~細粒火山灰からなる。や や泥,砂を含む。	ガラス	spg>>fib		
2	ユニット区分の砂質泥岩 (Km-m)に含まれ,白色の中粒軽 石をやや密に含む。 -3の約5~10m下位に分布す る。	重鉱物	-	<u>←</u>	孔 標高: -112.60~-112.69m , 深度: 120.35~120.44m
-		ガラス	spg > fib		
-1	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m),砂質泥岩優勢層(Km- a1)に含まれ,細~中粒の軽石が 密集する。	重鉱物	ho, opx	4	D-0-0孔 標高∶-131.13~-131.17m,深度∶134.14~134.18m
-1		ガラス	spg > fib > s b > str		
_1	ユニット区分 の砂質泥岩 (Km-m) , 礫岩 (Km-g)に含まれ , 白 ~ 灰色の細粒火山灰からなる。	重鉱物	ho	Ł	D-4-0孔 標高:-243.88~-244.08m,深度: 252.17~252.37m
-1		ガラス	sb > str > spg > fib > bw		

3. 敷地の地質・地質構造 (鍵層の特徴)

第467回審査会合 資料1再揭



3-1-26



3. 敷地の地質・地質構造(反射法地震探査記録)

第467回審査会合 資料1修正



H:V=1:1





^{3 - 1 - 29}

3. 敷地の地質・地質構造(反射法地震探査記録)

第467回審査会合 資料1修正



H:V=1:1



3. 敷地の地質・地質構造(地質断面図)

第467回審査会合 資料1修正



✓ 中部~北部(孔~E-7孔)では,鍵層 -4及び -5が連続し,南側に緩<傾斜する傾向が認められるが,下位のユニット 及びユニット 付近に認められる反射面も概ね水平である。</p>

• なお,連続性が確認された鍵層の分布は,反射法地震探査記録に認められる反射パターンの特徴と調和的である。

• ボーリング調査の結果,久米層には癒着して固結した面構造が認められるが,粘土状破砕部を伴う断層は認められない。

以上のことから、将来活動する可能性のある断層等は存在しないことを確認した。

3. 敷地の地質・地質構造(反射法地震探査記録)

第467回審査会合 資料1修正









3. 敷地の地質・地質構造(地質断面図)

・以上のことから、将来活動する可能性のある断層等は存在しないことを確認した。

CMP番号 ⊕ 西 *** 1 1 2 2 2 1 1 2 2 2 2 (A)FL 地質層序表 (E) 極勝 E 國際 砂丘砂屑 淘汰の良い中砂~粗砂からなる。敷地全域に広がる。 宗新统 シルト層~粘土層を主とし、砂層、砂硬層を挟む。敵地北側の旧久慈川を埋積して分布する。 沖積層 al 第四3 段丘堆積物 (D2) 砂礫層を主とし、シルト層、砂層を挟む。砂丘砂層、沖積層に被覆されて分布する。 更新統 砂礫屋を主とし、シルト屋 砂屋を持む、敵地の西南側に分布する。 段丘堆積物 (01 砂質泥岩を主とし砂岩博園を挟む。生物振乱、急雄積構造が一般的に見られ、 北部で構造250m、南部で200m以浅に分布する。ユニット区分1~Ⅳが鉄当する 久光殿 新第三系 砂岩層を多く挟み、標高260~380mで砂岩泥岩棚互層が多く分布する。南部で確認した 標高600m以深は細粒~中粒の砂岩層が見られる。ユニット区分V~区が映当する。 鮮新統 離山層 砂質泥岩、緑灰岩が分布し、緑灰岩は偽造や流動状の変形が多く見られる。 黒色を帯びる泥岩が多く、硬質である。 白亜系 那同湊層群 先白亜系 非変成の硬質な砂岩、泥岩及び醸岩からなる 日立古生層 ~~~ :不整 久米層岩相区分 地層名 岩 質 柱状図几例 砂管泥岩をキとする。砂質泥岩には生物振乱、乱炸積構造が一般的に見られる。 砂質泥岩 厚さ5~10cmの細粒~中粒砂岩の薄層を挟む砂質泥岩を主体とする。 砂岩-砂質泥岩 互層 泥岩、シルト岩の細互層を主とする。 久米屋 細粒砂岩、中粒砂岩を主とする細互層。炭質物薄層を頻繁に挟む。 砂岩 シルト混り細粒砂岩~中粒砂岩からなる。 弹岩 偽硬のほか基盤岩硬等の複数の異種硬及び良化石片を多く含む。 断面図凡例 ボーリング位置 ユニット区分番号 〔1孔 ← 孔名 地層境界 地質断面図(Line-3) [0.6m^E] ← 投影距離 方向 100 200m 侵食境界 H:V=1:1 鍵層 ボーリング調査で認められた地質境界,鍵層及び侵食境界を反射法地震探査記録に投影 久米層中には複数の鍵層が概ね水平に連続して認められ、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。 ✓ 西部(孔~ 孔)では、ユニット 及び の鍵層が概ね水平に連続している。 ✓ 中部(孔~ 孔)では, ユニット 及び の鍵層が連続し, 西側に傾斜する傾向が認められるが, 上位の鍵層 - 1は概ね水平であり, また, 下位のユニット に認められる反射面も概ね 水平である。 ✓ 東部(孔~ 孔)では,ユニット の鍵層が概ね水平に連続している。 なお,連続性が確認された鍵層の分布は,反射法地震探査記録に認められる反射パターンの特徴と調和的である。 • ボーリング調査の結果,久米層には癒着して固結した面構造が認められるが,粘土状破砕部を伴う断層は認められない。

3-1-33

第467回審査会合

資料1修正

3. 敷地の地質・地質構造(地質断面図)



ボーリング調査で認められた地質境界,鍵層及び侵食境界を投影

・久米層中には複数の鍵層が概ね水平に連続して認められる。鍵層 -4及び -5は侵食によって一部で連続していないが,その上位の鍵層及び下位の鍵層は概ね水平に連続している。したがって,久米層中には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。
 ・ボーリング調査の結果,久米層には癒着して固結した面構造が認められるが,粘土状破砕部を伴う断層は認められない。

・以上のことから,将来活動する可能性のある断層等は存在しないことを確認した。

[0.6mE] <── 投影距離 方向

侵食境界 鍵層 第467回審査会合

資料1修正

3. 敷地の地質・地質構造(地質断面図)

第467回審査会合 資料1修正



• 久米層中には複数の鍵層が概ね水平に連続して認められ,断層を示唆する系統的な不連続や累積的な変位は認められない。

✓ 西部(孔~C-6孔)では,ユニット 及び の鍵層が概ね水平に連続している。

✓ 中部(C-6孔 ~ 孔)では, ユニット 及び の鍵層が連続しており, 一部で西側に傾斜する傾向が認められるが, 上位のユニット の鍵層は概ね水平に連続している。
 ✓ 東部(孔 ~ 孔)では, ユニット の鍵層が概ね水平に連続している。

- ボーリング調査の結果、久米層には癒着して固結した面構造が認められるが、粘土状破砕部を伴う断層は認められない。

以上のことから、将来活動する可能性のある断層等は存在しないことを確認した。

3. 敷地の地質・地質構造(地質断面図)

第467回審査会合 資料1修正





・久米層中には複数の鍵層が概ね水平に連続して認められる。
 ・ボーリング調査の結果,久米層には癒着して固結した面構造が認められるが,粘土状破砕部を伴う断層は認められない。
 ・以上のことから,将来活動する可能性のある断層等は存在しないことを確認した。

3-1-36

3. 敷地の地質・地質構造(地質断面図)



ボーリング調査で認められた地質境界,鍵層及び侵食境界を投影



・久米層中には複数の鍵層が概ね水平に連続して認められる。
 ・ボーリング調査の結果,久米層には癒着して固結した面構造が認められるが,粘土状破砕部を伴う断層は認められない。
 ・以上のことから,将来活動する可能性のある断層等は存在しないことを確認した。

3. 敷地の地質・地質構造(久米層及び那珂湊層群の地質年代対比について(微化石分析結果))



・B-3孔の標高約-400mまで, TSK-1孔の標高約-400mから-690mまでの範囲において,約10m間隔で石灰質ナンノ化石の分析を実施した。
 ・久米層における石灰質ナンノ化石の化石帯は最下部がCN11b帯(約4Ma),最上部がCN12c帯(約2.4Ma)であることから,久米層は前期鮮新世の後期から前期更新世の初期の間にほぼ連続的に堆積した地層と判断される。
 ・那珂湊層群における石灰質ナンノ化石の化石帯はCC21-26帯(約70Ma)であることから,那珂湊層群は白亜紀最末期の地層と判断される。

3-1-38

3. 敷地の地質・地質構造(久米層及び那珂湊層群の地質年代対比について(微化石分析結果))





·石灰質ナンノ化石帯区分について,久米層は主としてSato et al. (1998)を, 那珂湊層群はSissingh (1977)を用いて行った。

第467回審查会合

資料1再掲



3. 敷地の地質・地質構造(敷地近傍の久米層の構造について)



分布位置	鍵層No.	粒子組成		コア写真
宙海第二涨雪師	-5	重鉱物	ho	C-2孔 標高:-21.66~-21.71m,深度:32.80~32.85m 上
⊼/每 为 —元电//	-5	ガラス	spg > > fib	10cm
JAEA		重鉱物	ho	No.1孔 標高∶-17.24~-19.34m , 深度∶36.50~38.60m
(原子力科学研究所) 		ガラス	spg>>fib	10cm

第467回審査会合



分布位置	鍵層No.	粒子組成		コア写真
吉海第一 務書所	-4	重鉱物	-	C-2孔 標高∶-305.11~-305.29m,深度∶316.25~316.43m ∠上
★/☞郑 <u>—</u> 元 € //	-4	ガラス	spg sb str	10cm
		重鉱物	-	No.1孔 標高∶-319.16~-319.29m,深度∶338.42~338.55m ►
(原子力科学研究所)		ガラス	spg sb str	

3. 敷地の地質・地質構造(敷地近傍の久米層の構造について)



久木層の基底面は,東海第二先電所直下では南に傾斜しており原子刀科字研究所,核燃料サイクル工字研究所では概ね平垣である。 東海第二発電所の敷地直下には,原子力科学研究所,核燃料サイクル工学研究所の鍵層のうち3層(-5,-1及び-4に対応)が連続して概ね水 平に分布している。 4. まとめ

- 文献調査の結果,敷地及び敷地近傍に活構造の存在を指摘する文献はない。
- 空中写真判読の結果,敷地及び敷地近傍にはリニアメントは認められない。
- 敷地には,久米層が全域にわたって分布しており,これを覆って東茨城層群,段丘堆積物及び沖積層,砂丘 砂層が分布する。
- へ米層には複数のユニットが認められ、それぞれのユニットには概ね水平な鍵層が複数分布している。これらの鍵層は侵食を受けているため敷地全域に連続するものではないが、その上位又は下位のユニットの鍵層がお互いを補完しながら側方に広がって連続していることから、久米層は敷地全域にわたって水平性を有していると判断される。
- また,一部の鍵層には,緩やかに傾斜する傾向が認められるが,上位の鍵層は概ね水平であり,また,その 下位のユニットに認められる反射面も概ね水平である。
- 以上のことから,敷地全体の久米層には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。



敷地の詳細な地質・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」が存在しないことを確認した。

5. 参考文献

- ・ 柳沢幸夫・中村光一・鈴木祐一郎・沢村孝之助・吉田史郎・田中裕一郎・本田裕・棚橋学(1989):常磐炭 田北部双葉地域に分布する第三系の生層序と地下地質,地質調査所月報,vol.40,p.405-467
- ・町田洋・新井房夫(2011):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
- 地質調査所(2001):20万分の1地質図幅「水戸」(第2版),地質調査所
- ・地質調査所(1972):5万分の1地質図幅「那珂湊」,地質調査所
- 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
- ・ 中田高・今泉俊文編(2002):活断層詳細デジタルマップ,東京大学出版会
- ・ 産業技術総合研究所(2015):活断層データベース 2015年8年11日変更
- 地質調査所(1984) 50万分の1活構造図 新潟,地質調査所
- ・ 地震調査委員会(2015):「関東地域の活断層の長期評価(第一版), 地震調査推進本部
- ・ 納谷友規・平松力・古澤明・柳沢幸夫・山口和雄(2013):関東平野中央部埼玉県大利根川町で掘削された 1505m温泉ボーリングの年代層序,地質学雑誌,第119巻,第5号, p.375-395
- 田切美智雄・廣井美邦・足立達朗(2011):日本最古の地層 日立のカンブリア系変成古生層,地質学雑誌, 第117巻,補遺, p.1-20, 2011年9月
- 田切美智雄・堀江憲路・足立達朗・廣井美邦(2013):日立カンブリア系玉簾層の再定義,第120年学術大会 (2013仙台),日本地質学会
- PERCH-NIELSEN, K. 1985b: Mesozoic calcareous nannofossils. In BOLLI, H. M., SAUNDERS, J. B., & PERCH-NIELSEN, K. (eds.), Plankton stratigraphy. Cambridge University Press, Cambridge, p.329-426
- 防災科学技術研究所ホームページ: J-SHIS Map(2014年7月24日更新)
- Sato, T., Saito, T., Takahashi, H., Kameo, K., Sato, Y., Osato, C., Goto, T., Higashi, D. and Takayama, T., 1998: Preliminary report on The Geographical distribution of the cold water nannofossil Coccolithus pelagicus(Wallich) Schiller during The Pliocene to Pleistocene. J. Mining Coll Akita Univ., Ser. A, 8, 33-48.
- Sissingh, W., 1977 : Biostratigraphy of Cretaceous calcareous nannoplankton. Geol. Mijnb., 56, p. 37-65.

