テフロクロノロジーを用いた多摩川流域における

鮮新−更新世の古環境復元

2006年

田村 糸子

首都大学東京 都市環境科学研究科 地理環境科学専攻

目 次

要旨	1
はじめに	2
調査研究地域の地質概要	2
テフラ試料とその処理・分析方法	3
火山灰層の記載	4
考察	9
謝辞	14
引用文献	15
図表目次	18

要 旨

本研究は、日本列島に広く分布する火山灰層(広域テフラ)を時間の鍵層として、 多摩川流域の古環境を復元することを目的として行った.多摩川中流に分布する上 総層群は大部分海成層からなり、貝化石や生痕化石などを豊富に含む鮮新世から 前期更新世にかけての地層である.上総層群の堆積学的、古生物学的な研究は数 多く行われ、多摩川中流域においては、礫層→泥層→砂層の堆積サイクルが認め られ、これが氷河性海水準変動に関連していること等が明らかにされている.しかし 確実な時間指標が得られていなかいため、堆積サイクルに関してその時期とMISス テージとの関係や堆積サイクルの時間間隔などについて精度良く特定されていない. 本研究では、このような古環境変化の時間的な位置づけを火山灰鍵層によるテフロ クロノロジーの観点から検討した.

多摩川中流域に分布するガラス質火山灰層(テフラ)の分布調査・採取を行い,層 位や記載岩石学的特徴,火山ガラスの主成分および微量成分分析等による化学的 特性を明らかにした.そして,これらのデータを基に,房総半島や北陸,新潟,近畿 地域など他地域の鮮新-更新統で報告されている鮮新世から前期更新世の広域テ フラとの対比を検討した.その結果,既存の報告と合わせて,多摩川中流域に分布 するキャガ 瀬1,千ヶ瀬2,友田2,上大船,第2堀之内,第2図師,黒川,根方,浅間,

前代(2.6Ma), Kd39(1.78Ma), 大峰(1.65Ma), Kd24(1.50Ma), Kd12(1.3Ma),

Kd21(1.40Ma), Kd18, Kd11(1.3Ma), Kd16 の各広域テフラと対比されることが 明らかになった. これらのテフラ対比に基づき, 多摩川中流域の上総層群に精度の 良い時間面を挿入した.

はじめに

多摩川中流には、鮮新世から前期更新世にかけて堆積した上総層群が広く分布す る. 上総層群は多摩地域から横浜、房総地域まで続く関東平野の土台をなす地層で、 大部分海成層からなり貝化石や生痕化石などを豊富に含む. 上総層群の堆積学的、 古生物学的な研究は数多く行われ、多摩川中流域においては、礫層→泥層→砂層 の堆積サイクルが認められ、これが氷河性海水準変動に関連していることが明らかに された(菊地、1984;高野、1994 など). しかし確実な時間指標が得られていなかいた め、堆積サイクルに関してその堆積時期と MIS ステージとの関係や堆積サイクルの時 間間隔などについて特定されていない.

一方, 広域に分布する火山灰層-広域テフラは, 火山噴出後, 極めて短時間に堆 積したと考えられ高精度な時間面を示すことから, 遠隔地を繋ぐ鍵層として重要な役 割を持っている. テフラに含まれる火山ガラスや斑晶鉱物の屈折率測定(新井, 1972) や EPMA を用いた火山ガラスの主成分組成分析(Smith and Westgate, 1969)に加 え, ICP 発行分析法による微量成分化学組成分析(吉川, 1990; 吉川ほか, 1989)等, テフラ対比を確実にする種々の手法が充実し, 多くのテフラ対比データが蓄積されて きた. そして, 大峰-SK110 テフラ(Om-SK110:1.65Ma, 長橋ほか, 2000), UN-南 谷2テフラ(UN-MD2:2.65Ma, Kurokawa and Tomita)など, 前期更新世や鮮新世 の広域テフラ層も報告され, これらを基に大阪層群・東海層群・上総層群・魚沼層群な ど日本各地の鮮新-更新統の精密な層序対比が進められている.

多摩川中流域の上総層群には、広域テフラと推定される細粒ガラス質テフラが多数 分布している(岡ほか、1984;羽鳥ほか、1991;高野、1994 など).本研究では、これら のテフラに関し、記載岩石学的特徴および火山ガラスの主成分・微量成分化学組成 分析を行い、既存のテフラとの対比を検討した.この対比に基づき、テフロクロノロジー の観点から多摩川中流域の上総層群の時間的な位置づけを検討した.

研究調査地域の地質概要

本研究の調査範囲は,青梅市千ヶ瀬の下奥多摩橋から狛江市緒方の宿河原堰堤 付近の多摩川河床,およびその周辺地域である(図 1).多摩川河床の標高はおよそ 150mから15mの範囲である.河床縦断面図を図2に示す.青梅市千ヶ瀬において は,基盤の白亜系小仏層群を不整合に覆う飯能礫層下部層(竹越ほか,1979)が分布 する(Loc. 1).飯能礫層は関東平野西縁丘陵を構成する鮮新-更新統で,角礫を含む シルト層からなる下部層と円礫主体の上部層に区分されており(竹越ほか,1979),上 総層群に相当する地層である.

多摩丘陵は, 関東山地から三浦半島にかけて発達する丘陵で, 北西部の八王子付 近で標高 200m 程度, 東南部の登戸・溝口付近で 60m程度である. 西限の高尾付近 では, 基盤の白亜系小仏層群に不整合に上総層群が堆積する. 上総層群は, 層序, 古生物などに関して, 多くの研究がある(関東第四紀研究会, 1970;岡ほか, 1984;高 野, 1994). 表1に多摩丘陵における過去の研究による層序区分を示す. 本報告では, テフラ名, 地層名などは高野(1994)に準ずる. 高野(1994)によれば, 多摩丘陵の上総 層群は, 北北西-南南東ないし北西-南東走向で, 北東に 1~2 度, 緩く傾斜してい る. また登戸-百合丘-図師を通過する鶴川撓曲(菊地, 1982)を境に岩相・層厚が 大きく異なるため, 多摩丘陵東部と西部で異なる累層区分がされている. 多摩丘陵西 部では, 沈降速度が小さかったため, 氷河性海水準変動の影響を受け, 最下位の寺 田層を除き, 礫層→泥層→砂層の堆積サイクルが6回構成され, これに基づいて累層

区分されている(下位より寺田層, 大矢部層, 平山層, 小山田層, 連光寺層, 稲城層,

出店層). これに対し, 南東部では, 沈降速度が大きかったためほとんどの地域がつね に海域であり, おおむね泥層ないし泥がちの砂泥互層から構成され, 下位より鶴川層, 柿生層, 王禅寺層, 飯室層, 高津層と累層区分されている. 西部と東部の累層群とは テフラ層をもとに対比されている(高野, 1994;図 2).

テフラ試料とその処理・分析方法

多摩川中流域に分布するテフラ層を採集し,洗浄・常温乾燥後,構成鉱物, 火山ガラスの形態の観察を行った.なお,テフラは各露頭における保存状態に より鉱物構成,火山ガラスの残存状況等が変化することが多いので,本研究で は,それぞれに関して定量的測定は行わず定性的記載とした.また,火山ガラ スの形態は岸・宮脇 (1997)の分類に従い,発砲の良いものからバブルウォール (bw)型,並行(str)型,スモールバブル(sb)型,ファイバー(fib)型,スポンジ(sp) 型に区分した.次に,屈折率測定と火山ガラスの化学組成測定について述べる. 火山ガラス・斑晶鉱物の屈折率測定:これらの測定には,東京都立大学(現,首 都大学東京;以下同様)の温度変化型屈折率測定装置(RIMS2000:京都フィッシ ョントラック製)を用いた.測定は,原則として1試料に含まれる 30 個以上の 火山ガラス・斑晶鉱物を粉砕し,40 カウント以上の測定値を得るようにした. 測定精度は,±1~2×10⁻⁴である(檀原,1991).

火山ガラスの主成分化学組成分析:火山ガラスの主成分である,Si,Ti,Al,

Fe, Mn, Mg, Ca, Na, Kの9成分に関して測定した. 測定には、東京都立大 学のエネルギー分散型 X 線マイクロアナライザー(EDS, JED-2001:日本電子) 製)および走査電子顕微鏡(JSM-5200 : 日本電子製)を用いた. 分析条件は, 加速 電圧 15kv, 照射電流 0.3nA, ライブタイム 200 秒, 測定範囲は径約 10μm で ある. 試料は, 原試料を洗浄・乾燥後, 篩別し, 原則として 1/4 - 1/16mm の粒径のものを, Suzuki(1996)に示されている方法で試料台に封入・研磨した. また,1回の測定の前後に必ず姶良 Tn テフラ(AT:町田・新井, 1992)の火山ガ ラスを測定し、本装置による分析値の再現性を確認した.測定は、走査顕微鏡 下で 1000 倍の倍率で、1 試料につき火山ガラス 10 個体以上を行なった. そし て、総計測定結果を酸化物として100%に再計算し標準偏差を求めた.火山ガラ スは通常5%程度の水を含んでいるため、再計算以前の各元素酸化物の総計重量 パーセントは,90%台前半になると考えられている(黒川,1999).従って,総 計が 90%に満たない分析値は、試料の研磨不足あるいは炭素の蒸着異常と考え られるため除外した. Fe は FeO と Fe₂O₃のトータルが FeO*として求められて いる. なお, 本装置を用いての分析値に関する測定精度等詳細は, Suzuki(1996) に示されている、しかしながら、本研究途中で、装置に異常が発生し、CaO、 FeO などの値、およびトータル値が適正値を逸脱した. そのため、多くの試料 に関しては、古澤地質調査事務所に分析を依頼した. AT を分析し再現性の確認 を行なう等、分析条件はおおむね同じである.

火山ガラスの微量成分分析:重要と思われる一部の試料については,対比精度 を向上させるため,主成分に加えて,Ba,La,Sc,Sr,Yなどの微量成分分析 を ICP 発光分析法により行なった.試料は,原則として 1/4 - 1/16mm の粒 径のものを用い,蒸留水を用いて 60 分以上超音波洗浄器で洗浄した.乾燥させ た試料は,アイソダイナミックセパレーターを用いて電磁分離した後,鏡下で ハンドピッキングにより不純物の除去を行ない,98%以上まで純化した.また 極めて細粒な試料に関しては,ICP 発光分析に必要な 98%以上の純化が難しか ったため,京都フィッショントラックに純化を依頼した.測定は,三菱マテリ アル資源開発株式会社地科学試験所に依頼した.なお,毎回同時に地球科学標 準試料 JG-1a を分析し,本試験所の装置による分析値の再現性を確認した. JG-1a の分析結果,偏差等は,田村・山崎(2004)に示されている.

火山灰層の記載

多摩川中流域の上総層群および相当層には,層位,岩相,鉱物組成・火山ガラ スや斜方輝石の屈折率などの記載岩石学的特徴および火山ガラスの EDS・ICP による主成分・微量成分化学組成分析などに基づき,37層のテフラ層が認めら れた.それらの内,広域分布の可能性が高い16層の細粒ガラス質テフラ層に関 して,下位より順にテフラ層の岩相,記載岩石学的性質を述べる.露頭地点を 図1に,テフラ層の記載岩石学的特性を表2に,火山ガラスの主成分・微量成 分組成を表3に示す.なお,上大船テフラに関しては試料採取が出来なかった ため高野(1994)を引用する.

<千ヶ瀬1テフラ (CGS1:正田ほか, 2005)>

模式地は青梅市千ヶ瀬町下奥多摩橋下流 200m左岸(Loc.1). 飯能礫層下部層の暗茶色泥層に挟在されるやや黄色をおびた白色極細粒砂サイズのガラス質火山灰である. 層厚 8-10cm で断続的に分布する. 斑晶鉱物は斜方輝石, 普通角閃石, 単斜輝石を含み, 極微量の高温石英を含む. 火山ガラスは薄手の bw 型を多く含み発泡が非常によい. 屈折率は火山ガラス n=1.500-1.501, 斜方輝石 γ = 1.702-1.708 であった.

<千ヶ瀬2テフラ (CGS2:正田ほか, 2005);図版写真1>

模式地は青梅市千ヶ瀬町下奥多摩橋下流 220m 左岸(Loc. 1). 千ヶ瀬 1 テフラ から暗茶色泥岩を挟んでおよそ 5.5m 上位にある. 層厚は約 100cm で、3つの ユニットが認められる. 最下部 20cm は細粒~中粒砂サイズの白色ガラス質, その上部 40cm は中粒~粗粒砂サイズの灰白色ガラス質,最上部 40cm は細粒砂 サイズの白色ガラス質火山灰でラミナが発達する. 大部分火山ガラスからなり, 有色鉱物の含有量は非常に低い(<1wt%). 斑晶鉱物は黒雲母が多く、ごく微量 の斜方輝石、普通角閃石を含む. 斜方輝石の屈折率が $\gamma = 1.753 \cdot 1.758$ と高い値 を示す. 火山ガラスの屈折率は $n = 1.498 \cdot 1.500$ である. 火山ガラス化学組成で は K₂O に富む(\geq 4%).

<友田2テフラ(TMD2:正田ほか, 2005;図版写真2>

模式地は青梅市友田町友田運動公園水路脇の露頭(Loc.2). 友田 2 テフラは, 多摩 川中流域の河床において, CGS2 から, 材化石を含む泥層を挟んでおよそ 15m 上位 にある. 層厚 10cm の極細粒砂サイズのガラス質ベージュ火山灰で, 極めて発泡のよ い薄い BW 型の火山ガラスを多く含む. 斑晶鉱物は, 斜方輝石・単斜輝石・普通角閃 石を含む. 火山ガラスの屈折率は n=1.503・1.505, 同化学組成では, CaO(>1.2%) や FeO(>1.3%)に富むという特徴を持つ. 微量成分では Sr がやや多い(> 150ppm).

<上大船テフラ(KO:高野, 1994)>

模式地は八王子市大船町(高野, 1994 の Loc.6) であるが, 露頭消滅のため記載・採集ができなかった.本報告では高野(1994, 2002)を引用する.本テフラの層厚は 15cm で,上総層群大矢部層中部の青灰色泥層に挟在される.下位より細粒砂サイズのガラス質火山灰,ゴマシオ状結晶質火山灰,細粒砂サイズガ

ラス質火山灰という 3 つのユニットが認められる. 斑晶鉱物は斜方輝石, 単斜 輝石を含む.火山ガラスの形態は, 平行型の他に塊状型を含むことが特徴的で ある.

<第5図師テフラ (Zu5:高野, 1994)>

模式地は町田市図師熊沢神社前の道路横の露頭(Loc.18;高野, 1994 の Loc.43). 白色細粒砂サイズの火山灰である. 層厚は 40cm で,平山層上部の茶色細粒砂 層に挟在する. やや風化しており粘土化が進んでいる. 斑晶鉱物は斜方輝石が 多く,普通角閃石,単斜輝石,微量の黒雲母を含む. 少量残存していた火山ガ ラスの屈折率は 1.499-1.504 で,形態は bw, sb, str 型とさまざまなタイプで あった. 風化により残存している火山ガラスが少量のため,化学組成分析がで きなかったが,細粒均質な岩相や発泡のよいガラスの形態から判断して広域テ フラの可能性が高い.

<第2図師テフラ (Zu2:高野, 1994); 図版写真 3>

採取地は町田市図師の交差点より 200m北東, 図師町岩の水田脇水路の露頭 (Loc.20:高野, 1994のLoc.40).小山田層中部層の暗灰色細粒砂層に挟在する. 層厚は 25cm で、3 つのユニットが認められる.最下部 4cm は、細粒~中粒砂 サイズのやや青みを帯びた白色ガラス質火山灰,その上部 3cm は極細粒砂サイ ズの白色ガラス質火山灰,最上部 18cm はシルトと極細粒ガラス質火山灰とが 互層しラミナが発達する.斑晶鉱物は黒雲母に富み、斜方輝石、角閃石および 少量のガーネットを含む.火山ガラスは str型が多く, sb, fib型も認められる. 火山ガラスの屈折率は n=1.499-1.501 である.火山ガラスの化学組成は、K₂O に富むなど後述する堀之内第2テフラ(HU2)と似ているが FeOのwt%が 1.4% で、HU2 の 1%と比べてやや高い.

<第2 堀之内テフラ (HU2:河井, 1955);図版写真 4>

採集地は立川市富士見町の JR 中央線鉄橋から約 500m 上流の多摩川左岸 (Loc.12). その他,八王市越野の多摩ニュータウン第 19 造成地(Loc.33)や八王 子市長沼の長沼公園(Loc.13)など,多摩地域の多くの地点で見出されており,連 続性がよい.小山田層中部層の細粒砂層に挟在され,層厚 28cm のやや紫色を 帯びた灰白色ガラス質火山灰である.下部 8cm は粗粒~中粒砂サイズで有色鉱 物に富み,その上部 20cm は細粒砂サイズのガラス質テフラとなり上方細粒化 する.斑晶鉱物は黒雲母は主体で少量の角閃石,斜方輝石を含む.火山ガラス の形態は str, sb, fib 型よりなり,屈折率は n=1.497-1.499 である.また斜方 輝石の屈折率がγ=1.738-1.741 と高い値を示す.火山ガラスの化学組成では, K₂O に富む(>4%).

<野津田テフラ (TN:高野, 1994);図版写真 5>

模式地は町田市野津田町丸山,野津田神社の北北西約 250mの鶴見川旧河道右

岸(Loc.38;高野, 1994 の Loc.82). 砂がちの砂泥互層からなる鶴川層に挟在する. 層厚は38cmで,下部8cmは細粒砂サイズの青灰色火山灰,その上部30cmは白色 部とベージュ部分とが互層しラミナが発達する. 斑晶鉱物は角閃石,斜方輝石を含む. 火山ガラスの形態は sb, str, fib 型等からなり,屈折率は n=1.502-1.504 である.

<田中テフラ (TN:河井, 1955);図版写真 5>

模式地は日野市平山 6 丁目の平山城址公園北側の露頭(Loc.32;高野, 1994 の Loc.20). 連光寺層下部層の礫層より 3m 上位の中部層泥層に挟在される. 極細粒砂 サイズの白色火山灰で層厚 1~3cm のパッチ状に点在する. また本テフラは日野市 日野本町の JR 鉄橋下流 450m 付近の多摩川河床右岸(Loc.31)にも露出している. 火山ガラスの屈折率は 1.500-1.501 である.

<金井テフラ(KN:高野, 1994);図版写真 6>

模式地は町田市金井町木倉であるが,採集できなかったため飯田美術博物館の小泉明裕博士より模式地の試料を提供していただいた.高野(1994)によると,本テフラは鶴川層の砂泥互層中に挟在され,層厚は40cmのガラス質火山灰となっている.火山ガラスは発泡のよい bw 型が多く,屈折率は n=1.501-1.503 である.斑晶鉱物は斜方輝石が多く,普通角閃石を含む.火山ガラスの化学組成は,CaO がやや多く(>1.1%),La/Yが0.4と特徴的である.

<黒川テフラ (KK:河井, 1955);図版写真 6>

模式地は京王相模原線若葉台駅前, 稲城市若葉台の造成地斜面(Loc.36;高野, 1944 の Loc.50). 稲城層下部層と中部層の境界付近(高野, 1994)の細粒砂層に挟在する. 層厚 15cm の灰白色細粒砂サイズのガラス質火山灰である. 斑晶鉱物は斜方輝石, 単斜輝石を含む. 火山ガラスの形態はstr, sb, bw 型よりなり, 屈折率は n= 1.498-1.500 である. 火山ガラスの化学組成は K₂O に富んでいる(4.7%).

<根方テフラ (NG:河井, 1955);図版写真 7>

採集地は稲城市穴澤天神社拝殿裏の露頭(Loc.26;高野, 1994 の Loc.55). 稲城 層上部層の黄褐色細粒~中粒砂層に挟在する. 多摩地域で連続性よく分布し顕著な 鍵層となっている(高野, 1994). 多くの地点で根方テフラと記載されているものは層厚 20cm 程度である (羽鳥ほか, 1991) が,本露頭では,全層厚は4mに達し,下部層と 上部層に区分される. 下部を根方 L,上部を根方 U とする. なお,羽鳥ほか(1991)で は,さらに上位にある 3 枚目のテフラも根方テフラに含めているが,後述のように 3 枚 めのテフラは,下の 2 枚と化学組成が明瞭に異なっており,本報告ではこれを穴澤天 テフラと命名し,根方テフラとは区別した.根方Lは,45cmのガラス質火山灰で,最下 部 2cm は極細粒砂サイズ白色火山灰,その上部 28cm は中粒~粗粒砂サイズの灰 白色ガラス質火山灰である.さらにその上部 15cm は極細粒砂サイズになる.その上 位 1mには,根方Lの偽礫を含むクロスラミナの発達する細粒砂層をはさんで根方 U が堆積している.根方Uは層厚 200cm 以上に達し,最下部 26cm が中粒砂サイズの ガラス質灰白色火山灰で,黒雲母が顕著である.その上位には粗粒〜細粒へと変化 するユニットが少なくとも6回認められる.火山ガラスの形態はfib,str,sb型よりなり, 屈折率はn=1.501-1.503である.斑晶鉱物は黒雲母が多く,普通角閃石,斜方輝石, 単斜輝石を含む.火山ガラスの化学組成では,K20に富む(>4.5%).

<穴澤天テフラ(Azt:新称);図版写真 7>

採集地は稲城市穴澤天神社拝殿裏の露頭(Loc.26;高野, 1994 の Loc.55). 根方 Uより, 細粒砂層を挟んで 2m上位に位置する. 層厚 38 で下部 8cm は細粒砂サイズ の灰白色ガラス質火山灰で上部 30cm は極細粒砂サイズのラミナが発達する. 火山ガ ラスの形態は発泡のよい bw 型が多く, 屈折率は n=1.502-1.507 である. 斑晶鉱物 は黒雲母, 普通角閃石, 斜方輝石, 単斜輝石である. 火山ガラスの化学組成は, CaO が多く(1.7%), Srがやや多く(141ppm), Ba がやや少ない(477ppm)という特徴を持 つ.

<浅間テフラ(SG:河井, 1955);図版写真 8>

模式地は横浜市港北区綱島東の神社入り口道路脇の露頭(高野, 1994 の Loc.142). 王禅寺層上部の青灰色泥層に挟在される淡いピンクを帯びたガラス質火 山灰である. 層厚 21cm で,最下部 1cm は粗粒火山灰からなり,上方細粒化する,上 部はラミナが発達し,最上部は層厚 3cmで細粒パミス層となる.火山ガラスの形態は sp, bw, fib 型からなり,屈折率は n=1.502-1.505 である. 斑晶鉱物は,斜方輝石, 単斜輝石を含む.本テフラの 5m下位には細粒パミスからなる宮田タフ(河井, 1955)が ある.

<登戸テフラ(NB:河井, 1955);図版写真 8>

模式地は川崎市多摩区枡形 6 丁目登戸病院入り口の崖(Loc.28;高野, 1994 の Loc.103). 飯室層下部の青灰色泥層に挟在する. 下部の泥層には貝化石が散在する. 層厚 20cm の細粒砂サイズの白色火山灰である. 火山ガラスの形態は, bw, str 型が多く発泡がよい. 斑晶鉱物は, 黒雲母, 角閃石, 斜方輝石, 単斜輝石を含む. 火山ガラスの屈折率は n=1.499-1.501 で, 化学組成は K₂O に富む(4.5%). 本テフラの 2.5m 下位には, 粗粒パミスからなる登戸パミス(新称)がある.

<西久保テフラ(NK:河井, 1955)>

採集地は狛江市宿河原堰堤の河床(Loc.30). 現在コンクリートに覆われ露頭が消滅 したため,飯田美術博物館の小泉明裕 博士より試料を提供していただいた. 高野 (1994)によれば,飯室層に層厚 10cm で挟在される.火山ガラスの形態は sb, str型 からなり,屈折率は n=1.499-1.501 である. 斑晶鉱物は,単斜輝石,斜方輝石を含 む.火山ガラスの化学組成は K₂O に富む(4.7%)という特徴を示す.

< 久本テフラ(HM:河井, 1955)>

模式地は川崎市高津区久本(高野, 1994 の Loc.139). 採集できなかったため, 高野(1994)を引用する. 高津層の砂泥互層に挟在される. 層厚は 300cm に達する. 火

山ガラスの形態は str, sb, bw 型からなる. 斑晶鉱物は角閃石, 斜方輝石, 単斜輝石 を含む.

考 察

1、多摩川中流域に分布するテフラと広域テフラおよび他地域のテフラとの対比

本地域の上総層群に挟まれるテフラに関して,既存研究の指標テフラ層序学 的データと共に,野外での産状・層位と鉱物組合せや火山ガラスの形態や屈折 率,火山ガラスの主成分・微量成分化学組成,斜方輝石の屈折率などの記載岩 石学的特徴などから対比を検討した.微量成分を用いたのは,本地域には火山 ガラスの主成分組成を始めとする鉱物学的特性が極めて類似しているテフラが 数層準あり,これら類似するテフラの識別には火山ガラスの微量成分及び微量 成分比が有効なためである(吉川,1990 など).前述した 16 層のガラス質テフラ のうち,本地域以外に分布しているテフラと対比されることが明らかにされて いるものおよび本調査・研究で対比されることが明らかとなったテフラは,下 位のものから,千ヶ瀬1,千ヶ瀬2,友田2,上大船,第2 図師,第2 堀之内, 黒川,根方,浅間,登戸,久本の11 枚のテフラ層である(図3).次にその特性 と対比の根拠を,下位のテフラ層より述べる.対比されるテフラの火山ガラス の主成分・微量成分化学組成を表3 に示す.なお,上大船テフラは高野(2002) により房総半島黄和田層の鍵テフラ Kd39 との対比の可能性が指摘されたが, 岩相のみによる予察的なものでため,論じていない.

(1) 千ヶ瀬 1・千ヶ瀬 2 テフラと土生滝 1(大阪層群:2.7-2.9Ma)・UN-南谷2テフラ (2.65Ma)との対比

この2組のテフラ層の対比は、正田ほか(2005)により報告された.本調査・研究における記載岩石学的分析値もこれらの対比を支持する(表 3).下位の千ヶ瀬1(CGS1)は、発泡のよいbw型の火山ガラスが多く、高温石英を微量に含み、斑晶鉱物は斜方輝石、角閃石を含む.このような特徴と火山ガラスの屈折率や化学組成は、富田・黒川(1999)によって広域対比された富山県氷見市の藪田層のMT2テフラ、大阪層群の土生滝1テフラ、東海層群の南谷1(MD1)テフラ、新潟地域のArg2テフラとよく一致する.土生滝1テフラ層相当層の堆積年代は、各地における古生物・古地磁気層序などから、およそ2.7・2.9Maと推定されている.また、上位の千ヶ瀬2(CGS2)はチューブ状のstr型の火山ガラスが多く、斑晶鉱物として黒雲母を含み、火山ガラスの化学組成ではK2Oに富む.このような特徴は、氷見においてMT2テフラに近接した上位にあるUNテフラと良く一致する.UNテフラは、東海層群の南谷2(MD2)テフラや新潟のFtjテフラとも対比されている広域テフラで(Kurokawa and Tomita, 2000)、堆積年代は

各地における層序から2.65Maと推定されている(渡辺, 2002). また MD2 は MD1 の, Fij は Arg2 に近接した上位にあるテフラである. 従って, CGS1・CGS2 テフラ層は, 2 枚セットで対比される. この対比により, 青梅市の多摩川河床に2.9Ma~2.65Maとい う年代がはいった.

(2) 友田 2 テフラと朝代テフラ(大阪層群: 2.60Ma)との対比

友田2(TMD2)は、非常に細粒で発泡のよいbw型の火山ガラスを多く含むことから 遠来のテフラと推定された.そこで、記載岩石学的特徴と UN-MD2 テフラ(2.65Ma) に近い上位という層位を手がかりに、中央日本に分布する鮮新・更新統に対比される テフラがあるかどうかを検討した.その結果.水野(2000)により対比され近畿地域にお

ける重要な鍵層として報告されている大阪層群の朝代,古琵琶湖層群の小佐治,

儀文テフラ,および渡辺(1990)により記載された氷見層群薮田層の OT5 テフラが,そ れぞれの地域で, UN-MD2 テフラに近接した上位層準にあり,火山ガラスの屈折率, 主成分・微量成分組成等すべての記載岩石学的特性が, TMD2 とよい一致を示すこ とが明らかとなった(表 3).朝代・小佐治・倭文テフラは正帯磁を示し,古地磁気層序か らガウス正磁極期最上部であることが報告されている(Hayashida and Yokoyama, 1983 など).従ってその噴出年代はおよそ 2.6Ma と推定される.この結果, 2.6Ma と いう時間面が多摩川河床に入ることになった.友田 2 テフラは上総層群下部相当の飯 能礫層下部層の上部に位置している.従って,前述の CGS1・CGS2 のテフラ対比と あわせて,飯能礫層下部層の堆積期間はおよそ 3Ma~2.5Ma と推定される.

(3) 第2図師テフラとKd24 テフラ(上総層群:1.5-1.6Ma)との対比

第2図師 (ZU2)は,斑晶鉱物として黒雲母が卓越し少量のガーネットを含む.火山 ガラスの化学組成ではやや FeO に富む(1.4%)という特徴を示す.伊藤ほか(2002)は, 高野(1994)の Loc.39 付近の ZU2 のフィッショントラック年代を測定し, 1.7±0.2Ma と いう年代値を得ている.本調査研究における記載岩石学的データとこの年代値を基に 既存研究で報告されているテフラとの対比を検討した結果, 房総半島の上総層群黄 和田層中部の鍵層である Kd24 テフラの記載岩学的特徴と極めて良く一致した(表 3). Kd24 は飛騨山脈中の白沢天狗流紋岩および新潟地域の魚沼層群の SK100 テフラ などに対比され, 下位の Kd25 テフラ(後述)とともに2枚セットで見出されている第一級 の広域テフラである(長橋ほか, 2000). 堆積年代は各地における層序的研究から,前 期更新世の 1.6Ma 頃と推定される. なお, 倉川・足跡化石発掘調査団 (2000)により ZU2 より上位の第2 堀之内テフラ(HU2)が, Kd24 より下位の Kd25 に対比されてい ることから(後述), テフラ対比に基づくとZU2 とHU2 との層序関係は房総半島黄和田 層のテフラ層序と矛盾する.

(4) 第2堀之内テフラと Kd25 テフラ(上総層群:1.65Ma)との対比

第2堀之内テフラ(HU2)は、記載岩石学的特徴などから、房総半島の上総層群黄和 田層中部に含まれる Kd25 テフラに対比された(倉川・足跡化石発掘調査団, 2000). 本調査・研究における火山ガラスの屈折率・主成分微量成分化学組成などの測定・ 分析結果(表 3)もこの対比を支持する. Kd25 は、飛騨山脈東方の大峰火砕流堆積物 や滋賀地域に分布する米野テフラ(古琵琶湖層群)、金沢地域に分布する大桑 O3 テフラ(北陸層群)、静岡県掛川地域分布する上土方 1 テフラ(掛川層群)、新潟地 域の SK110 テフラ(魚沼層群)のなどと対比され前期更新世の第一級広域テフラ である(長橋ほか、2000;田村・山崎、2004 など).本テフラの噴出年代は、各 地の層位からおよそ 1.65Ma と推定されている(町田、1997). この対比により、 多摩川中流域 JR 中央線鉄橋付近の小山田層に鮮新・更新境界に近い 1.65Ma と いう年代値が入った.また、Loc.33 の露頭では、本テフラ層の直下にカキ化石 床があり(図版写真 19)、本地点での小山田層が浅海域に堆積したことを示す.

(5) 黒川テフラと Kd12 テフラ(上総層群)との対比

多摩川中流域のテフラは火山ガラスの主成分化学組成でK₂O(>4%), FeO(>1.2) に富み, CaO がやや少ない(<1.0)という特徴をもつものが多い(野津田,田中,黒川, 根方,登戸,西久保の各テフラ). それらの中で,黒川テフラは微量成分の Sr が少な い(50ppm)という特徴を示す.これを手がかりとして対比を検討したところ, 房総半島 黄和田層の Kd12 が Sr が 54ppm と同様な特徴を示す事が明らかとなった. 斑晶鉱 物や火山ガラスの屈折率や主成分,他の微量成分値などその他の特徴も極めてよく 一致し,両者は対比される可能性が高い.しかし,黒川テフラより上位の根方テフラが 鈴木(2004)により, Kd12 より下位の Kd21 に対比されており(後述),高野(1994)の層 序と房総半島の黄和田層とのテフラ層序の間に矛盾が生じる.

(6) 根方テフラと Kd21との対比(上総層群:>1.45Ma)

根方テフラは、鈴木(2004)により、火山ガラスの屈折率や化学組成がよく一致する ことから房総半島上総層群黄和田層の Kd21 に対比された. Kd21 は、佐藤ほか (2004)により、東京都大田区のコアからも検出されている. Kd21 の年代は、石灰質ナ ンノ化石の基準面 10 より下位にあるため 1.45Ma より古いことが明らかにされている (佐藤ほか、1999). このテフラ対比から、稲城層上部に 1.45Ma より古いという年代値 が入ったことになる.

(7) 浅間テフラと Kd18 との対比(上総層群: 1.27-1.45Ma)

浅間テフラは鈴木(2004)により, 房総半島の上総層群黄和田層の Kd18 に対比された. 対比の根拠は, 火山ガラスの化学組成で, CaO がやや高く(1.5%), K2O が低く(<3%), La/Y が 0.45 と低い等の特徴がよく一致することによる. このテフラは, 福島県の白河火砕流堆積物のうち, 天栄火砕流堆積物に対比され, 東北地方の火山に由来するとされる(鈴木, 2004). Kd18 は, 石灰質ナンノ化石基準面 9 と 10 の間に位置

するので,その年代は1.27-1.45Maと考えられる(佐藤ほか,1999). この対比により, 多摩東部の王禅寺層上部に1.27-1.45Maという年代が挿入されたことになる.

(8) 登戸テフラと Kd11 との対比(上総層群)

本テフラは分布地点からみて, 黒川, 根方テフラより上位なことは確実である. そこ で, これらテフラと対比されているテフラより上位のテフラとの対比を検討した. その結 果, 房総半島黄和田層で Kd12より上位の Kd11 が, 斑晶鉱物, 火山ガラスの化学組 成で FeO が多い(1.4%)など, 極めて良く一致する. このことから, 両者は対比される 可能性が高い. ただし, 前述のように, 根方テフラが Kd21 と対比されると, 層位的に は房総半島のテフラ層序と矛盾が生じる.

(9) 久本テフラと Kd16 との対比(上総層群:>1.27Ma)

久本テフラは高野(2002)により、火山ガラスの微量成分から房総半島黄和田層の Kd16と対比された. Ba が 800ppm と多いことや Y が 10ppm と少ないこと等が特徴 である. Kd16 は、藤岡・亀尾(2004)により千葉県銚子半島の小浜層の Ob5a にも対 比されている. Kd16 の年代は、石灰質ナンノ化石の基準面 9 より下位にあるため 1.27Ma より古いことは明らである(佐藤ほか、1999). このテフラ対比により、高津層に 1.27Ma より古いという年代が入ったことになる.

2、テフラ対比に基づく多摩地域と房総半島のテフラ層序の再検討

テフラ対比に基づくと、多摩地域のテフラ層序と房総半島のテフラ層序との間に混乱 が生じた.矛盾しているのは、第2図師と第2堀之内テフラ、根方と黒川テフラおよび 浅間・久本と登戸テフラとの層序である.これに関して検討する.

2-1:第2図師(ZU2)と第2堀之内(HU2)

テフラの記載岩石学的データに基づき、ZU2は房総半島黄和田層のKd24にHU2 はKd25にそれぞれ対比された.黄和田層では、上位層準のテフラほど数字が小さく、 下位ほど数字が大きい.従って、Kd25はKd24より下位である.黒雲母を含み、記載 岩石学的にも特徴的なKd25およびKd24の層位は養老川ルートで近接している(千 葉県立中央博物館、1991).また新潟・横浜・銚子など他の地域においても、2枚セッ トで見出されている(藤岡ほか、2003;藤岡・亀尾、2004).従って、下位からKd25・2 4の層位に間違いはない.一方、多摩地域において、高野(1994)によれば、、HU2・ ZU2はともに小山田層層準のテフラで、ZU2がHU2の下位としている.しかし、この2 枚は北部と南部のやや離れた地域で見出されており、分布から判断すると、両テフラ の層位は接近していて上下関係は微妙である(図1).またZU2が記載された地点(高 野(1994)のLoc.40およびLoc.41)は鶴川撓曲に近いので走向傾斜が北部丘陵とは 異なっている.黒雲母に富みガーネットを含むという特徴を始め、火山ガラス の分析値などすべての記載岩石学的特徴も、ZU2はKd24と極めてよく一致す る.各地においてKd25・24は2枚セットで報告されている.以上から、ZU2 と HU 2 の 層序は, HU2 が ZU2 の 下位になる.

2-2: 根方(NG)と黒川(KK)テフラおよび浅間(SG)・久本(HM)と登戸(NB)テフラ

本研究において、KK は Kd12、NB は Kd11 にそれぞれ対比された.NG は Kd21 に(鈴木、2004)、SG は Kd18 に(鈴木、2004)、HM は Kd16 に(高野、2002)それぞ れ対比されている.いずれの対比も ICP 分析も行い、火山ガラスの微量成分まで含め たデータに基づいているため、対比の確実度は高い.しかしこれらの対比に基づくと、 NG(Kd21)より下位の KK が Kd12、SG(Kd18)より上位の NB が Kd11 となり、黄和 田層のテフラ層序と矛盾する.多摩地域において、これらのテフラの層位間隔は接近 しておらず上下関係は明瞭である.一方、房総半島においては、Kd16~19、Kd22 ~25 の模式地は同一の養老川ルートで連続的であるため、層序に問題はない.しか し、Kd10~14 および Kd20・21 の模式地は離れた地域である(千葉県立中央博物館、 1991).従って Kd10~22 までのテフラ層序の上下関係は確実とは言えず、あるいは 同じテフラのダブルカウントの可能性も考えられる.この混乱を解決するには、テフラ 対比の標準スタンダードとしての黄和田層テフラ層序の再検討は必要であり、それとと ともに、新潟の常楽寺ルートや銚子半島の屛風ヶ浦ルートのような連続露頭で標準ス タンダードとなるテフラ層序の検討をするべきであると考える.今後の課題である.

3, テフラ対比に基づく多摩川中流域の上総層群の堆積年代と古環境復元

多摩川中流域,青梅市千ヶ瀬から狛江市宿河原までの上総層群に挟在するテフラ 層の広域対比に基づくと,この間の上総層群の堆積年代は,およそ 3Ma~1.3Ma で ある(図 4). 次に,上流から下流に向かって堆積層の層相や既存の化石研究等からテ フラ堆積当時の古環境を論ずる.青梅市千ヶ瀬下奥多摩橋下流,約 50m左岸におい て,基盤の白亜系小仏層群の黒色頁岩に不整合に飯能礫層下部層の泥層が覆い, その約 150m 上流の左岸で千ヶ瀬 1 テフラ(CGS1)が挟まれている. CGS1 は 2.7-2.9Ma とい推定されている大阪層群の土生滝 1 テフラと対比されているので,飯 能礫層下部層の堆積開始はおよそ 3Ma であり,この時期,関東堆積盆地の沈降が開 始していたことを示す.また,青梅市友田町の多摩川右岸に挟まれる友田 2 テフラ (TMD2)は,大阪層群の朝代テフラ(2.6Ma)と対比された.TMD2 から約 15m上位に は,関東山地由来の礫を含む飯能礫層上部層が堆積している.従って,関東山地は 2.5Ma 頃には山麓に礫を供給し,その比高が増していたことが明らかである.

高野(1994)は、多摩西部の上総層群に 6 回の礫(河川性)→泥(干潟・汽水内湾性) →砂(海浜・浅海性)の堆積サイクルを認め、これが氷河性海水準変動により形成され たとした. 次に、この堆積サイクルと海洋酸素同位体ステージ(MIS)との関連を検討す る. 高野(1994)の一番目の堆積サイクルが見られる大矢部層には上大船テフラ(KO) が挟まれており、KO は房総半島黄和田層の Kd39(1.75Ma)に対比されている(高野、 2002). 従って、大矢部層の基底は、オルドバイ直上の MIS62 の可能性がある. さら に、順に当てはめると、その上位の堆積サイクルである平山層の基底が MIS60、その 上位の小山田層の基底は MIS58 となる. 小山田層の鍵テフラである第 2 堀之内テフ ラ(HU2)は房総半島黄和田層の Kd25 と対比されており. Kd25 は房総半島のナンノ 化石層序から基準面 11(1.65Ma)の上位にある(佐藤ほか、1999). 基準面 11 は MIS55 付近と推定されている(Wei、1993). MIS57-56-55 のカーブの振幅は小さい ので、連光寺層の基底を MIS54 とすると、多摩川における堆積サイクルと MIS のカ ーブとは整合的である. 従って、HU2 が露出する立川市 JR 中央線鉄橋上流約 400 m付近は MIS55、およそ 1.60-1. 65Ma という年代になり、この時期、による化石群 集・堆積相解析(藤井、1997 など)によると、この付近は潮間帯であった.

その上位の堆積サイクルに関しては、田中テフラの対比ができなかったこと、および 分析データに基づく黒川テフラと根方テフラのそれぞれのテフラ対比と房総半島との テフラ層序との間に矛盾が生じているため、確実な年代をいれることが出来なかった. 今後、さらなる多摩地域の火山灰や房総半島の火山灰層序の再検討が必要と思われ る.

本研究において今回新たに識別された朝代や Kd24 等の広域テフラは, 房総や横浜など南関東を始め, 大阪, 東海, 新潟など日本列島全般に分布していることが明らかにされている. 従って, これら新たな広域テフラ対比により, 多摩川中流域の上総層群と日本各地の地層との対比精度を向上することができた. 今後さらに多摩川中流域の広域テフラ対比が増せば, 多摩川流域で得られた古環境・古気候データと南関東や日本列島各地の古環境データとの高精度な比較検討が可能となり, 南関東〜関西〜中部山岳〜東北地域など日本列島の広範囲にわたる3Ma〜1.3Maの頃の気候変動や地殻変動など古環境復元を行うことができると予想される.

謝 辞

本研究は、2003-2004 年度東急環境浄化財団の助成を受けて行われた. 産業 技術総合研究所地質情報研究部門の水野清秀主任研究官には、テフラ対比に際 してご指導いただき、また未公表テフラ分析データを提供していただいた. 伊 那自然友の会の寺平 宏さんには、多摩のテフラの顕微鏡写真を撮影していた だいた.飯田美術博物館の小泉明裕博士には金井テフラ・西久保テフラの試料 を提供していただき、黒川テフラの露頭をご教示いただいた.東京都立砧工業 高校の向山崇久教諭には田中テフラ・鑓水パミスの露頭をご教示いただき、東 京都立晴海総合高校の藤井英一教諭には第2 堀之内テフラ・登戸テフラの露頭 をご案内いただいた.東京都立大学の町田 洋名誉教授、大学院生の時実良典 さん、下釜耕太さん、斎藤 光さんには現地調査に同行、議論していただいた. 古澤地質調査事務所, 三菱マテリアル(株)にはテフラ分析に際し大変お世話になった. 最後に 首都大学東京都市環境学部の山崎晴雄教授には, 研究全般を通し てご指導いただき, あたたかい励ましを受けた. 以上の皆様に深く感謝いたし します.

引用文献

- 新井房夫(1972):斜方輝石・角閃石の屈折率によるテフラの同定-テフロクロ ノロジーの基礎的研究. 第四紀研究, 11, 254-269.
- 千葉県立中央博物館(1991):地学資料 上総層群下部鍵層集(1990年版).218p, 千葉県立中央博物館.
- 檀原 徹(1991): RIMS による屈折率測定とその応用.月刊地球,13,193-200.
- 藤井英一(1997):多摩川中流域に分布する上総層群の古環境と氷河性海水水準 変動の教材化.財団法人とうきゅう環境浄化財団(一般)研究助成 No. 105 報 告書, 127p.
- 藤岡導明・亀尾浩司(2004): テフラ鍵層に基づく銚子地域の小浜層と房総半島の上総層群黄和田層,大田代層および梅が瀬層との対比.地質雑,110,480-496.
- 藤岡導明・亀尾浩司・小竹信弘(2003): テフラ鍵層に基づく横浜地域の大船層・ 小柴層と房総半島の黄和田層との対比.地質雑, 109, 166 - 178.
- 羽鳥謙三・向山崇久・高野繁昭・長田敏明・大沢 進(1991): 稲城の自然. 稲 城市史上巻, 稲城市, 19-116.
- Hayashida, A. and Yokoyama, T. (1983) : Paleomagmatic chronology of the Plio-Pleistocene Kobiwako Group to the southeast of Lake Biwa, central Japan. Jour. Geol. Soc. Japan, 89, 209-221.
- 関東第四紀研究会(1970): 下末吉台地およびその周辺地域の地質学的諸問題. 地球科学, 24, 151-166.
- 河井興三(1955):川崎市を中心とする地域. 神奈川県下の天然瓦斯地下資源, 神奈川県, 13-21.
- 吉川清志(1990):ICP 発光分析を用いたテフラの同定法とその応用.地学雑誌, 99, 734-757.
- 吉川清志・今井 登・奥村晃史・水野清秀(1989):火山ガラスの ICP 発光分析に基づくテフラ層の同定.地質調査所月報,40,1-18.
- 岸 清・宮脇理一郎(1996):新潟県柏崎平野周辺における鮮新世〜更新世の褶

曲形成史. 地学雑誌, 105, 88-112.

- 菊地隆男(1982):上総層群の堆積構造と関東構造盆地の島弧における位置.地 団研専報,24,67-78.
- 菊地隆男(1984):多摩丘陵-上総層群とその堆積環境-.アーバンクボタ,23, 40-43.
- 黒川勝己(1999):水底堆積火山灰層の研究法-野外観察から環境史の復元まで -. 地学団体研究会, 147p.
- Kurokawa, K. and Tomita, Y. (2000) : The UN-MD2 Ash : a late Pliocene widespread tephra deposit in central Japan. *Earth Science*(*Tikyu Kagaku*), 54, 337-341..
- 町田 洋・新井房夫(1992):火山灰アトラス[日本列島とその周辺],東京大学 出版会,276p.
- 町田 洋・山崎晴雄・新井房夫・藤原 治(1997):大峰火砕流堆積物:北アル プス形成史研究のための一指標テフラ.地学雑誌, **106**, 432-439.
- 水野清秀(2000):火山灰の対比に基づく近畿・東海地域の鮮新世堆積盆地の形 成史. 日本地質学会第107年学術大会講演要旨,77p.
- 長橋良隆・里口保文・吉川周作(2000):本州中央部における鮮新-更新世の火 砕流堆積物と広域火山灰層との対比および層位噴出年代.地質雑,106,51 -69.
- 岡 重文・菊池隆男・桂島 茂(1984):東京西南部地域の地質.地域地質研究 報告(5万分の1地質図幅),地質調査所,148p.
- 佐藤万理・鈴木毅彦・中山俊夫(2004):東京都板橋区および大田区地下に産出 する前期更新世テフラの層序と対比.地学雑誌, 113, 816-834.
- 佐藤時幸・亀尾浩司・三田 勲(1999):石灰質ナンノ化石による後期新生代地 質年代の決定精度とテフラ層序.地球科学, 53, 265-274.
- 里口保文・長橋良隆・黒川勝巳・吉川周作(1999):本州中央部に分布する鮮新 -下部更新統の火山灰層序.地球科学,53,275-290.
- Sumith, D.G.W. and Westgate, J.A. (1969) : Electron probe technique for characterizing pyroclastic deposits. *Earth Planet.Sci.Lett.*, **5**, 313-319.
- Suzuki, T, (1996) : Chemical analysis of volcanic glass by energy dispersive X-ray spectrometry with JEOL JED-2001 and JSM-5200: analytical procedures and application. *Geographical Reports of Tokyo Metropolitan* University, **31**, 27-35.
- 鈴木毅彦(2004):関東平野南部の上総層群にテフラを供給した給源火山の推定 とその第四紀前半の爆発的噴火活動.日本第四紀学会講演要旨集,**34**, 30-31.
- 正田浩司・菊池隆男・鈴木毅彦・竹越 智・関東平野西縁丘陵団体研究グルー

プ(2005):関東平野西縁に分布する飯能礫層下部層のテフラ層序と広域対比. 地球科学, **59**, 339-356.

高野繁昭(1994)多摩丘陵の下部更新統上総層群の層序.地質雑,100,675-691.

高野繁昭(2002)南関東における上総層群中のテフラ鍵層の対比.日本第四紀 学会公園要旨集, **32**, 114-115.

- 竹越 智・石垣 忍・足立久男・藤田至則(1979):関東山地の鮮新-更新世の 堆積盆地の発生に関する研究.地質雑,85,557-569.
- 田村糸子・山崎晴雄(2004):北陸層群のテフロクロノロジー -テフラ層序お よび広域テフラ層との対比に基づく北陸層群の堆積年代-.地質雑, 110, 417-436.
- 富田裕子・黒川勝巳(1999):中央日本のおける 2.7Ma 頃の広域火山灰層;土 生滝 1(大阪層群) - MT2(氷見層群) - Arg-2(西山層)火山灰層の対比.地質雑, 105, 63-71.
- 渡辺真人(1990):富山県氷見・灘浦地域の新第三系の層序-とくに姿累層とその上位層との時間間隙について-.地質雑,96,915-936.
- 渡辺真人(2002): 富山県氷見・灘浦地域の鮮新統の珪藻化石層序と年代層序の再 検討-とくに広域火山灰層と No.3 Globorotalia inflata (浮遊性有孔虫) bed の年代について-. 地質雑, **108**, 499-509.

Wei W. (1993) : Calibration of upper Pliocene-lower Pleisocene nannofossil events with oxgen isotope stratigraphy. Paleoceanography, **8**, 85-99.

図表目次

- 図1 調查地域露頭地点図
- 図2 多摩地域(東部・西部)における上総層群の層序断面図
- 図3 多摩丘陵と房総半島の上総層群テフラの対比
- 図4 多摩川中流域の河床銃弾面と指標テフラによる時間面
- 表1 高野(1994)およびそれ以前の研究による東京湾西岸の上総層群層序
- 表2 多摩川中流域におけるテフラ層の記載岩石学的特性
- 表3 多摩川中流域に分布するテフラ層と対比されるテフラ層の火山ガラス化 学組成

以上





図2 多摩地域(東部・西部)における上総層群の層序断面図 (高野, 1994)



図3 多摩丘陵と房総半島の上総層群テフラの対比 *高野(2002)に加筆修正, テフラ記号は表2参照





表1 高野(1994)およびそれ以前の研究による東京湾西岸の上総層群層序. (高野, 1994)

This	paper	Tokunaga	et al. 1949	Kanto Quat.	Res. G. 1970	Masuda	1971	
Western part	Eastern part							
Sagami	Group	Narita	Group					
TITIT	Takatsu Fm.		Takatsu Fm.		Takatsu Fm.		Takatsu Fm.	
	limuro Fm.		limuro Fm.		limuro Fm.		limuro Fm.	
Dedana Fm.	Osesil Fr	lkuta Fm.	Ozenji Fm.	lkuta Fm.	Ozenii Em			
	Ozenji Fm.	Teurukawa	Kakio Fm.		0201111	-	0	
Inagi Fm.		Fm.	Nara Fm.	Inagi Em		Inagi Fm.	Ozenji Fm.	
	Kakio Fm.	Inagi Fm.	Kamihoshi-	inagi ini.	Kakio Fm.		States	
Renkoji Fm.	Renkoji Fm		kawa Fm.		Tsurukawa		Kakio Fm.	
Oyamada Fm.	Fm.	Renkoji Fm.		Renkoji Fm.	Fm.	Renkoji Fm.	Nara Fm.	
Hirayama Fm.		Hirayama Fm.		Hirayama Fm.		Hirayama Fm.		
Oyabe Fm.	Court 1	Ovaba Em		Ovahe Em		Ovabe Em		
Terada Fm.		oyabe rin.		oyabe i m.		oyube i m.		
Tate Fm.								
Kobotoke Group		Kobotoke Group		Kobotoke Group		Kobotoke Group		

Ψł
亭
<u>5</u>
浙
Ψ.
ΨĒ
載
6
E
IN
\mathcal{V}
Ih
\mathcal{N}
to
巿
솏
신
掝
觢
疧
₽
Ξ
壄
<i>6</i> {}
2
表

テフラ対比(文献)	Kd16 (高野, 2002)			Kd11 (本研究)		Kd18 (鈴木, 2004)			Kd21 (鈴木, 2004)		Kd12 (本研究)						Kd25 (倉川ほか, 2000)		Kd24-SK100 (本研究)				Kd39 (高野, 2002)							朝代-0T5 (本研究)						南谷2 (正田ほか, 2005)	土生滝1 (正田ほか, 2005)	
率 opx(ア)		1.711-1.719		1.710-1.713		1.708-1.713		1.710-1.713, 1.717-1.720		1.705-1.713			1.705-1.710				1.738-1.741	1.704-1.711		1.706-1.711										1.701-1.709						1.753-1.758	1.702 - 1.708	
屈折 _{gl (n)⁽⁴⁾}		1.498-1.501	1.499-1.501	1.499-1.501	1	1.502 - 1.505	1	1.502 - 1.507		1.501 - 1.503	1.498 - 1.500	1.501 - 1.503	1.499 - 1.500	1.500 - 1.501	1.502 - 1.504		1.497-1.499	1.498 - 1.500	1.499 - 1.501	1.499 - 1.504		1.501 - 1.502					1.501-1.503***	1.500-1.503***	1.501-1.503***	1.504 - 1.508	1.501-1.502***	1.507 - 1.509 * * *	1.505-1.510***	1.505-1.507***	1.511-1.512***	1.498 - 1.500	1.500 - 1.501	
ガラスの 形態 ⁽³⁾	str, sb, bw	$_{ m str}$	sb>str>fib	bw>str	1	sp, bw, fib]	bw > str	fib>str, sb	str>sb, fib	str>sb, bw	bw>>str	bw>str	str, fib>sb	sb, str, fib		bw>str	str, sb, bw	str, sb, fib	bw, sb, str		sb	str, sb, K				fib>str, sb	fib>str, sb	fib>str, sb	bw>str	fib	str, bw	str, sb	bw, str	bw, str, sb	str>bw	bw>>str	
斑晶鉱物 ⁽²⁾	ho>opx, cpx, zi	qt, bi: opx>ho, cpx	cpx>>opx, obs	qt, bi: ho>opx, cpx	1	opx, cpx	ho, opx	qt, bi: ho>opx, cpx	qt, bi: ho>opx, cpx	qt, bi: opx, cpx, ho	opx=cpx, obs	opx>ho	qt, bi-rich: ho>opx	opx>ho>>8+cpx)	ho≻opx	ho>>opx	qt, bi-rich: ho, opx	qt, bi-rich: ho>opx.	qt, bi-rich: opx, gar.	qt, +bi: opx>>ho>cpx	ho≻opx	opx, (+ho, +cpx)	opx>>cpx	qt, bi: ho>>opx	qt: ho, cum	qt: ho, opx, cpx	ho	ho	ho, +cum	cpx, opx>ho	ho>>opx	opx, cpx	opx, cpx	opx>cpx, ho	opx>>ho	qt, bi: (opx, ho)	qt: ho, opx, cpx	
層厚 (cm)	300	20	10	20	15	21	20	38	400	4	15	40	25	1月3日	38	50	20	4	25	40	120	2	15	5	30	3	15	10	15	10	>30	20	40	2	5	100	8月10日	
甶	white	grey	grey-wh	white	white	br-wh	gm	yl.grey-wh	grey-wh	browm	grey-wh	white	white	white	white	white	gr - pink-wh	dark brown	white	white	white	pink-wh	white	grey	ye-wh	grey	white	white	white	white	white	pink-wh	white	grey-wh	white	white	ye-wh	
粒度	m. ash	sandy tuff	fine ash	fine ash	coarse pumice	fine ash	fine pumice	fine ash	medium tuff	sandy tuff	fine ash	fine ash	fine ash	very fine ash	fine ash	coarse pumice	fm. ash	fm. ash	fm. ash	fine ash	coarse pumice	fine ash	fine ash, c	sandy tuff	fine ash	fine ash	medcoa. pumice	medcoa. pumice	medium pumice	very fine ash	coarse pumice	fine ash	fm. ash	very fine ash	fine ash	fm. ash	very fine ash	
Loc.No.]	29	30	28	28]]	26	26	23	36]	14	32	38	12	12	19	20	18	34	34	ļ	10	6	8	2	2	2	2	2	1	1	1	1	1	1	
採集地	1	東生田	宿河原堰堤	稲田登戸病院	稲田登戸病院	綱島東	綱島東	穴澤天神社	穴澤天神社	町田 下三輪	稲城 若葉台	町田 金井	日野 南平	口本 4日	町田 野津田	JR中央線鉄橋	多摩川日経新開社	町田 結道	町田 図師	町田 図師	八王子 鑓水	八王子 鑓水	J	多摩大橋15m下流	多摩大橋直下	多摩大橋100m上流	友田運動公園	友田運動公園	友田運動公園	友田運動公園	友田運動公園	青梅 千ヶ瀬	青梅 千ヶ瀬	青梅 千ヶ瀬	青梅 千ヶ瀬	青梅 千ヶ瀬	青梅 千ヶ瀬	
힚묵	MH	Hgs	NK	NB	NBp	SG	MT	Anz	NG	NG	KK	KN	Mnm	TN	ZN	Hu1	Hu2	Zu2	Zu2	Zu5	YM2	YM1	KO	Tm3	Tm2	Tm1	TMD5	TMD4	TMD3	TMD2	TMD1	CGS5	CGS5	CGS4	CGS3	CGS2	CGS1	
命名	1	4	П	П		1	Π	4	П	1	1	2	4	П	2	Ч	1	2	2	2	2	4	2	4	4	4	3	3	3	3	3	3	3	3	3	က	S	
テフラ名 ⁽¹⁾	人本*	東生田	西久保**	感回	登戸パミス	浅間	可	穴澤天	根方	根方	黒川	金井**	本屋	ф Ш	野津田	第1堀之内	第2堀之内	第2図師	第2図師	第5図師	鑓水	鑓水1	上大船*	多摩大橋3	多摩大橋2	多摩大橋1	友田5	友田4	友田3	友田2	友田1	千ヶ瀬6	千ヶ瀬5	千ヶ瀬4	千ヶ瀬3	千ヶ瀬2	千ヶ瀬1	

(1) テフラ名称 1:河井(1955), 2:高野(1994), 3:正田ほか(2005), 4:新称(本研究).
 *:未採集のため,高野(1994)を引用 **:露頭消滅のため飯田美術博物館の小泉博士より試料提供を受けた
 (2) qt:quartz, bio:biotite, opx:orthopyroxene, cpx:clionopyroxene, ho:hornblende, gar:garnet, cum:cummingtonite
 (3) ガラスの形態区分は岸・宮脇(1997)による
 (4) * * *正田ほか(2005)を引用

表3 多摩川中流地域に分布するテフラ層と対比されるテフラ層の火山ガラス化学組成

Ү 36	30 31	$\begin{array}{c} 34\\ 33\\ \end{array}$	20	31 32	33 36	40	29		$23 \\ 23 \\ 20 $	18 17 17 18 18 17	$\begin{array}{c} 26\\28\\32\\\end{array}$	$21 \\ 20 \\ 20 \\ 20 \\ 20 \\ 20 \\ 20 \\ 20 \\ $	$20 \\ 25$
Sr 68	73 80	98 99	141	$\begin{array}{c} 90\\ 84 \end{array}$	$\frac{43}{54}$	74	75		$\begin{array}{c} 99\\90\\81 \end{array}$	126 101 85 89 84	$\begin{array}{c} 158\\ 188\\ 150\end{array}$	76 73 73	96 97
m Sc 9.4	8.7 5	∞ ∞	5.3	66	9.6 9.7	8.8	5.5		2 ³³ 7 33	6 7 1 5 7	4 4.4 4.8	2.7 2.8 2	75. 75 75
La	31 33	$\frac{15}{15}$	20	$\begin{smallmatrix} 32\\ 33\\ 33\\ \end{smallmatrix}$	33 37	16	33		27 25 25	$27 \\ 24 \\ 28 \\ 23 \\ 23 \\ 23 \\ 27 \\ 27 \\ 27 \\ 27 \\ 27$	26 28 32 8	23 21 26	$26 \\ 25$
Ba 728	695 697	545 549	477	720 698	636 722	658	618		600 638 551	519 519 477 503 503	624 580 638	622 621 618	602 594
La/Y 1.00	$1.03 \\ 1.06$	$0.40 \\ 0.45$	1.00	$1.00 \\ 1.03$	$1.00 \\ 1.03$	0.40	1.14		$1.17 \\ 1.17 \\ 1.25 \\ 1.25$	$\begin{array}{c} 1.50\\ 1.50\\ 1.41\\ 1.56\\ 1.56\\ 1.35\end{array}$	$1.00 \\ 1.00 \\ 1.00 $	$1.10 \\ 1.05 \\ 1.30 $	$1.30 \\ 1.00$
Ba/La 20.22	22.42 21.12	36.30 36.60	23.85		19.27 19.51	41.13	18.73		22.22 23.63 22.04	$\begin{array}{c} 19.22\\ 19.22\\ 19.90\\ 18.00\\ 22.09\end{array}$	24.00 20.71 19.94	27.04 29.57 23.77	$23.15 \\ 27.36$
Fe-Mgmol 98.40	97.29		65.79		91.19 98.44	82.96	90.49		$\begin{array}{c} 94.64 \\ 95.39 \\ 97.21 \end{array}$	90.74 94.55 88.60 100.00 87.94	75.32 76.78 75.31	96.00 95.96 96.36	75.83 82.00
2 Oxide 22.49	22.38		23.92		21.13 21.85	20.57	21.32		22.56 21.51 21.86	22.36 22.70 21.23 20.75 20.26	22.92 22.88 23.49	19.26 19.32 21.12	20.82
P_2O_5 0.02	(EDS) 0.01 0.04	(EDS) (EDS)	0.04 (EDS)	(EDS) (EDS) (EDS)	0.01 0.01 (EDS)	0.04 (EDS)	<0.01 (EDS)	(EDS)	$0.02 \\ 0.03 \\ 0.03 \\ 0.03$	$\begin{array}{c} 0.02\\ 0.01\\ 0.03\\ 0.04\\ 0.03\end{array}$	$0.04 \\ 0.04 \\ 0.04 \\ 0.04$	0.01 0.01 0.03	$0.02 \\ 0.03$
K_2O 4.72	4.6 4.53 4.46	2.7 2.7	3.35 3.44	$ 4.18 \\ 4.6 \\ 4.7 $	$4.74 \\ 3.96 \\ 4.7 $	3.5 3.37	4.82 4.87	4.6	5.07 4.8 4.22	4.07 5.04 4.28 4.2 4.2 4.35	3.22 3.27 4.06	3.9 4.32 4.68	3.82 3.56
Na_2O 3.68	3.25 3.19 3.34	3.4 3.4	3.42 3.45	3.75 3.8 3.7	3.29 3.53 3.38	3.29 3.33	$2.94 \\ 3.43$	3.6	2.8 3.11 3.55	3.4 3.19 3.35 3.24 3.13	4.06 2.97 3.66	3.2 2.87 2.89	$3.56 \\ 3.17$
CaO 0.69	0.72 0.81 0.99	$1.6 \\ 1.6$	$1.71 \\ 1.22$	$\begin{array}{c} 0.9 \\ 0.8 \\ 0.7 \end{array}$	$0.62 \\ 0.66 \\ 0.64$	$1.13 \\ 1.14$	$0.78 \\ 0.81$	1.0	$\begin{array}{c} 0.86 \\ 0.72 \\ 0.88 \end{array}$	1.2 0.92 0.89 0.92 0.98	$1.51 \\ 1.66 \\ 1.2 $	0.67 0.66 0.72	$0.77 \\ 0.98$
MgO 0.01	0.07 0.02 0.08	$0.3 \\ 0.4$	$0.42 \\ 0.50$	$\begin{array}{c} 0.11 \\ 0.1 \\ 0.1 \end{array}$	0.06 0.01 0.08	$0.14 \\ 0.17$	0.07 0.08	0.2	$0.04 \\ 0.03 \\ 0.02$	0.05 0.03 0.07 <0.01 0.09	$\begin{array}{c} 0.22 \\ 0.2 \\ 0.23 \end{array}$	0.02 0.02 0.02	$0.14 \\ 0.14$
MnO 0.04	0.02 0.05 0.05	$0.1 \\ 0.1$	0.05 0.07	$\begin{array}{c} 0.04 \\ 0.1 \\ 0 \end{array}$	0.05 0.05 0.05	$0.04 \\ 0.03$	0.05 0.03	0.0	0.07 0.07 0.06	0.06 0.06 0.06 0.06 0.06	0.06 0.06 0.06	0.06 0.06 0.06	$0.04 \\ 0.04$
${\rm Fe_2O_3}$ 1.22	1.29 1.42 1.52	$1.6 \\ 1.6$	$1.6 \\ 1.14$	$1.38 \\ 1.6 \\ 1.6 $	$1.23 \\ 1.25 \\ 1.27 \\ 1.27 \\$	1.35 1.46	$1.32 \\ 1.31$	1.5	$1.4 \\ 1.23 \\ 1.38 $	$\begin{array}{c} 0.97 \\ 1.03 \\ 1.08 \\ 1.19 \\ 1.13 \\ 1.3 \end{array}$	$1.33 \\ 1.31 \\ 1.39 $	$\begin{array}{c} 0.95 \\ 0.94 \\ 1.05 \end{array}$	0.87 1.28
$\mathrm{Al}_{2}\mathrm{O}_{3}$ 12.03	12.8 12.25 12.19	11.6 11.6	$12.99 \\ 13.02$	$13.32 \\ 12.7 \\ 12.7 \\ 12.7 \\$	$\begin{array}{c} 11.01 \\ 12.29 \\ 12.64 \end{array}$	$10.84 \\ 11.97$	$11.25 \\ 13.05$	13.8	$\begin{array}{c} 12.25 \\ 11.48 \\ 11.67 \end{array}$	$\begin{array}{c} 12.53\\ 12.35\\ 11.4\\ 11.03\\ 11.03\\ 10.24\end{array}$	$\begin{array}{c} 12.18 \\ 13.07 \\ 12.53 \end{array}$	10.39 10.38 11.61	$11.4 \\ 11.53$
TiO_2 0.08	0.06 0.1 0.1	$0.3 \\ 0.3$	$0.34 \\ 0.23$	$\begin{array}{c} 0.06 \\ 0.1 \\ 0.1 \end{array}$	$0.12 \\ 0.09 \\ 0.06$	$0.24 \\ 0.18$	$0.09 \\ 0.07$	0.1	$\begin{array}{c} 0.05 \\ 0.04 \\ 0.05 \end{array}$	$\begin{array}{c} 0.06\\ 0.07\\ 0.07\\ 0.07\\ 0.07\\ 0.07\end{array}$	$\begin{array}{c} 0.3 \\ 0.3 \\ 0.32 \end{array}$	0.06 0.06 0.06	$0.2 \\ 0.24$
採集地 宿河原堰堤	F 稲田登戸病院 _{房総(千葉県백, 1991)}	橫浜 綱島 ^{房総(千葉県博, 1991)}	穴澤天神社 F	町田 下三輪 穴澤天神社 ^{房総(千葉県博, 1991)}	稲城 若葉台 ^{房総(千葉県백, 1991)} F	町田 金井 F	」 日本 祖日	町田 野津田 F	町田 図師 新潟 常楽寺 ^{房総(千葉県博, 1991)}	多摩川日経新開社 長沼公園 石川 金沢 _{万総(千葉県時} , 1991) 長野 大峰	青梅 友田 古琵琶湖 石川 氷見	青梅 千 _ケ 瀬 古琵琶湖 新潟 長岡	青梅 千ヶ瀬 大阪 岸和田
Loc.No. 30	30 28		26 26	23 26 26	36 36		32 32	38	19	12 13	2	Ц	1
記号 NK	NK NB Kd11	SG Kd18L	Anz Anz	NG NG Kd21	KK Kd12 KK	KN KN	NT N	NZ	ZU2 sk100 Kd24	HU2 HU2 O3 Kd25 Omn	TMD2 Ksg OT5	CGS2 Hzn2 Ftj	CGS1 Hbt1
テフラ名西久保	西久保 啓戸 Kd11 ⁽¹⁾	浅間 ⁽²⁾ Kd18L ⁽²⁾		根方 根方 ⁽²⁾ Kd21 ⁽²⁾	黒川 Kd12 黒川	金金井井	+ + ⊞ ⊞	野津田	第2図師 SK100 Kd24 ⁽³⁾	第2 第2 指 之 内 大 条 0.9 Kd 25 (3) 大 条 (3) 大 条 (3)	友田2 小佐治 OT5	千ヶ瀬2 法蔵院2 Ftj	千 _{ケ瀬1} 土生滝1 ⁽⁵⁾

(1):水野未公表データ, (2):鈴木ほか(2004), (3):町田・新井(2003), (4):田村・山崎(2004), (5):吉川ほか(2000)を引用 F:古澤地質調査事務所による分析, EDS分析値は水を除いて100%に再計算したもの. FeO:total iron as FeO

図 版 写 真

図版写真1: 千ヶ瀬2テフラ



Loc.1 青梅市千ヶ瀬町



千ヶ瀬2テフラ (スケールの鎌は23cm)



千ヶ瀬2の顕微鏡写真
左下の赤点までが1mm
(撮影:寺平 宏氏)
*顕微鏡写真のスケール・撮影者は 以下同様



Loc.2 青梅市友田運動公園



友田 2 テフラ 層厚約 10cm



友田2テフラの顕微鏡写真



Loc.19 町田市岩



第2図師テフラの顕微鏡写真

図版写真4 第2堀之内テフラ



Loc.12 立川市 JR 中央線鉄橋付近



Loc.33 八王子市越野 NT19 街区



第2堀之内テフラの顕微鏡写真

図版写真5 野津田テフラ/田中テフラ



野津田テフラ(Loc.38 町田市野津田町丸山) 層厚 38cm



田中テフラ(Loc.32 日野市平山)層厚 1~3cm



田中テフラ(Loc.31 立川市 JR 中央線鉄橋下流)白い部分全面が田中テフラ



金井テフラの顕微鏡写真



黒川テフラの露頭 (Loc.36 稲城市若葉台)



黒川テフラ 層厚 15cm



黒川テフラの顕微鏡写真

図版写真7 根方テフラ/穴澤天テフラ



根方テフラの露頭 (Loc,26 稲城市穴澤天神社拝殿裏)



根方テフラの顕微鏡写真



穴澤天テフラの顕微鏡写真



浅間テフラ 層厚 21cm で淡いピンク色をしている (横浜市港北区綱島東)



登戸テフラの顕微鏡写真



(付図) 調查地域概要図

日本第四期地図 (日本第四紀学会編, 1987)に加筆 「テフロクロノロジーを用いた多摩川流域における

せんしん-こうしんせい こかんきょうふくげん 鮮新-更新世の古環境復元」

(研究助成・学術研究 VOL. 35-NO. 260)

著者田村 糸子

発行日 2007年3月31日 発行者 財団法人 とうきゅう環境浄化財団 〒150-0002 東京都渋谷区渋谷1-16-14(渋谷地下鉄ビル内) TEL(03)3400-9142 FAX(03)3400-9141