静岡市有度丘陵に分布する中部更新統根古屋層の 有孔虫化石群集と堆積環境の変遷¹⁾

柴 正博²⁾ · 久松由季³⁾ · 岡崎宏美⁴⁾ · 渡邊 徹⁵⁾ · 柴 博志⁶⁾

Fossil Foraminferal Assembladges and the Transition of Depositional Environment of the Middle Pleistocene Negoya Formation in the Udo Hills, Shizuoka City, Central Japan¹⁾

Masahiro Shiba²⁾, Yuki Hisamatsu³⁾, Hiromi Okazaki⁴⁾, Touru Watanabe⁵⁾ and Hiroshi Shiba⁶⁾

Abstract

The Middle Pleistocene Negoya Formation in the Udo Hills, Shizuoka City, central Japan, consists of marine muddy deposits and three gravelly wedges; the Ago, Furuyado and Nakahiramatsu Gravel Members in ascending order. Fossil benthic foraminifera in the Negoya Formation is divided into four foraminferal assembladges: I, II, III and IV. Based on the comparison with the distribution of the recent foraminifera, it is thought that these assembladges indicate to middle sublittoral zone, middle sublittoral zone to lower sub-littoral zone, lower sublittoral zone and upper bathyal zone, respectively. In Negoya area, the environment changed from lower sublittoral zone to upper bathyal zone just after the deposition of the Ng-2 ash layer by rapid sea level rise. Then, in Nakahiramatsu area, the sedimentary environment became fluval and tidal flat after the rapid sea level rise and was again set to middle sublittoral zone by the next sea level rise. These sea level fluctuation recognized in the Negoya and Kunozan Formations can be correlated to the marine oxygen isotope stages (MIS) in Middle Pleistocene epoch.

	の地質層序や地質構造については,土(1960)や杉
	山ほか(1982),近藤(1985),柴ほか(1990, 1994)
有度丘陵は,駿河湾に面して静岡市街の南部に位	などによって研究されている.
置し,中期~後期更新世の泥層と礫層からなる. そ	有度丘陵の更新統の層序に関する研究は中島

1) 東海大学自然史博物館研究業績 No. 72.

Contributions from the Natural History Museum, Tokai University, No. 72.

²⁾ 東海大学社会教育センター,424-8620 静岡県静岡市清水区三保 2389

Social Education Center, Tokai University, 2389 Miho, Shimizu-Ku, Shizuoka City, Shizuoka, 424-8620, Japan ³⁾ 631-0801 奈良県奈良市左京 3-4-5

3-4-5 Sakyo, Nara City, Nara, 631-0801, Japan

4) 560-0084 大阪府豊中市新千里南町 2-25-5

2-25-5 Shinsenriminami-machi, Toyonaka City, Osaka, 560-0084, Japan

5) 957-0056 新潟県新発田市大栄町 4-2-7

4-2-7 Daiei Town, Shibata City, Niigata, 957-0056, Japan

⁶⁾ 東海大学大学院海洋学研究科, 424-8610 静岡県静岡市清水区折戸 3-20-1 Graduate School of Marine Science and Technology, Tokai University, 3-20-1 Orido, Shimizu-ku, Shizuoka City, Shizuoka, 424-8610 Japan (1886) に始まり、下位から根古屋累層,久能山礫 層,草薙泥層,小鹿礫層,国吉田礫層からなるとい う丘陵全体の層序の概要が土(1960) によって明ら かにされた.近藤(1985; Kondo, 1986) は,根 古屋層と久能山層を礫質デルタの堆積物として,堆 積学的および古生物学的研究によって,有度丘陵の 層序と堆積環境を詳細に明らかにした.

近藤(1985)は、根古屋層が北東方向に向かって 尖滅する下位から安居礫部層、古宿礫部層、中平松 礫部層という3層の礫質デルタ層と、それらに挟ま れる海成泥層からなることと、安居礫部層の上位に Ng-1を、古宿礫部層の上位にNg-2とNg-4という 火山灰層が挟まれることを明らかにした.また、 近藤(1985)は、軟体動物化石群集の垂直的変化か ら、古宿礫部層上部から根古屋層主部の泥層が堆積 した時期に100~150m程度の大規模な海水準上昇 があったと推定した.

根古屋層の有孔虫化石に関しては,浅野(1936), 望月(1965), Ibaraki and Tsuchi (1973),近藤 (1983, 1986) などの研究がある.しかし,有孔虫 化石から根古屋層の堆積環境について詳細に言及し た研究は,近藤(1983, 1986)のみである.近藤 (1983, 1986)では,根古屋層全体の有孔虫化石を 検討しているが,主にNg-2とNg-4の層準におけ る水平的な環境変化に重点をおいているため,根古 屋層全体の垂直的な環境変化,特に古宿礫部層の上 部に認められた急激な海水準上昇の開始と終了時期 について明らかになっていなかった.

本研究は,有度丘陵南部に分布する根古屋層の層 序を再検討するとともに,Ng-2とNg-4の層準を含 む根古屋層全体の各層準における垂直的な堆積環境 の変化を明らかにする目的で,有孔虫化石の分布に ついて調査を行った.

地質概説

有度丘陵は,近藤(1985)によると,下位から根 古屋層・久能山層・草薙層・小鹿層・国吉田層の5 層で構成される.Fig.1に有度丘陵の地質図を示す.

有度丘陵の最下部を構成する根古屋層は、くさび 状の礫層を挟む海成泥層からなり、泥層や砂層、礫 層にはしばしば軟体動物化石が含まれる.丘陵の南 西側に分布する根古屋層のくさび状の礫層を、近藤 (1985)は下位から安居礫部層、古宿礫部層、中平 松礫部層と呼び,それらに挟まれる泥層中に認めら れる Ng-1と Ng-2, Ng-4の3層の火山灰層を記載 した.根古屋層の上位の久能山層は主に礫層からな り,その主体は大規模なファンデルタのフォアセッ ト(デルタ前置面部)の堆積物からなる.Fig.2に, 有度丘陵南西麓の中平松から久能山にかけて分布す る根古屋層と久能山層の地質図を示す.この図には, 試料を採集したセクションのルート位置も示した.

根古屋層は、根古屋より南西側では礫層から、北 東側では泥層から主に構成される. 南西側に分布す る礫層のうち、最下部の安居礫部層は、安居から古 宿にかけて分布し、主に中礫を主体とする礫層から なり,砂層や泥層が挟まれる.礫層は全体として大 規模な斜交層理を呈し、層厚は最大で約 30m 以上 である、本部層は、大規模な斜交層理を呈すること からファンデルタのフォアセットの堆積物と考えら れ、その上部や分布の東または北東側では礫層が尖 滅して砂層や泥層が主体となり、ファンデルタのト ウセット(デルタ前置面麓部)からプロデルタ(デ ルタ前面部)の堆積相となる.安居礫部層の上位の 泥層中に Ng-1 火山灰層が挟まれ、その上位に古宿 礫部層が重なる.Ng-1火山灰層は,層厚が35cm の自色からクリーム色のシルトサイズの細粒火山灰 層で,石英と黒雲母を多く含むガラス質の火山灰か らなり、火山ガラスの屈折率は 1.499-1.500 である (田村・鈴木, 2001).

古宿礫部層は、安居から青沢にかけて分布し、不 明瞭な平行層理を示す礫層と斜交層理を示す中礫か ら大礫主体の礫層からなり、層厚は最大で約 30m である.古宿礫部層の主部を占める斜交層理を示す 礫層は安居礫部層と同様にファンデルタのフォアセ ットの堆積物と考えられ、安居礫部層と同様に上部 および東から北東側で礫層が尖滅して、トウセット からプロデルタの堆積物となる.

古宿礫部層の上位には,礫・砂・泥の不規則な互 層が重なり,その中に軟体動物化石の密集層が認め られる.根古屋地域では,その互層の上位に層厚 10m以上の厚い泥層が重なり,その泥層の最下部 付近に Ng-2火山灰層が,その最上部付近に Ng-4 火山灰層が認められる.Ng-2火山灰層は層間が約 70cmの層厚1~4cmの2層の白色軽石質火山灰層 で,下位のものは主に粗粒~細礫砂サイズの軽石か らなり,上位のものは細粒~中粒砂サイズのガラス 質粗粒火山灰と軽石からなる.下位の火山灰層の火



Fig. 1 Index map and geological map of the Udo Hills in Shizuoka City, central Japan.

山ガラスの屈折率は 1.514-1.518 で,上位の火山灰 層の火山ガラスの屈折率は 1.523-1.529 である.Ng-4 火山灰層は,Ng-2 火山灰層の上位約 10m にあり, 細礫~中礫サイズの軽石が散在または密集する.

根古屋層の最上部に位置づけられる中平松礫部層 は、近藤(1985)によれば、中平松地域においては Ng-4 火山灰層より約 7m 上位にあり、下部の礫・ 砂・泥の不規則な互層と、上部の淘汰不良の砂泥の 薄層を挟みシルトのブロックを含む層理の不明瞭な 中~巨礫からなる約 30m の礫層からなる.山本・ 北村(2009)は、中平松地域でみられる中平松礫部 層の岩相と軟体動物化石について詳細に記載した.

本稿では、中平松地域で見られる Ng-4 火山灰層 より上位の礫・砂・泥の不規則な互層を中平松礫部 層の下部層とし、その上位の砂泥互層または中~巨 礫の不淘汰礫層を上部層とする.中平松礫部層の下 部層は海棲軟体動物化石を産し、上部層の砂泥互層 にはフレーザー層理など潮汐堆積物に特徴的な堆積 構造が認められる(山本・北村、2009).また、上 部層の礫層に挟まれるレンズ状の砂層には陸上植物 の根の跡(ルート痕)が認められ、上部層は干潟ま たは河川の堆積物と考えられる.このことから、中 平松礫部層の上部層準はファンデルタのトップセッ ト(デルタ頂置面部)の堆積物と考えられる.

中平松地域において,中平松礫部層の上位には, 中礫からなる礫層と海棲軟体動物化石を含む砂層と 泥層の互層が認められ,その上位に塊状または斜交 層理を示し中礫~大礫からなる礫層が重なる.この



Fig. 2 Geological map of the southwestern area of the Udo Hills. Thick lines with letter represent the localities distribution of the columnar sections shown in Fig 3.

礫・砂・泥互層と礫層を本稿では久能山層とする. 久能山層は,中平松と青沢では中平松礫部層の上位 に重なるが,古宿から根古屋にかけては古宿礫部層 の上位の Ng-2 火山灰層または Ng-4 火山灰層の上 位に重なる.

近藤(1985; Kondo, 1986)によれば,根古屋 層は北東へ深くなる海に向かって,礫質デルタが発 達と放棄を繰返して形成された地層である.彼は, 特に古宿礫部層上部(本稿の古宿礫部層の上位)か ら根古屋層主部の泥層にかけての層準が,100~ 150m 程度の大規模な海水準上昇期に堆積したとし た.

根古屋層の地質時代については,北里ほか(1981) が古地磁気とナンノプランクトン化石により,44 ~27万年前の更新世とした.また,安居礫部層と 古宿礫部層の間に挟まれる Ng-1 火山灰層は,田 村・鈴木(2001)によって噴出年代が約30万年前 の高山軽石層(Tky)に対比されることが明らかに され,町田・新井(2003)は高山軽石層を海洋酸素 同位体ステージ(MIS)9.1と8.6との間(30万~ 29万年前)の海退期の広域テフラとした.岡田 (1987)は、安居礫部層直上の泥層から MIS 8 に出 現層準をもつ石灰質ナンノプランクトン化石 *Emiliania huxleyi*を報告し、Kitamura et al. (2005)は有度丘陵東麓に分布する久能山層村松 礫・シルト部層から産した単体サンゴ化石の U-Th 年代値を約 17.7万年前とした.これらのことから、 山本・北村(2009)は安居礫部層の上位から久能山 層の基底面までの期間を、MIS 8 ~ 6.6と推定した.

根古屋層の地質構造について,土(1960)は有度 丘陵全体が北東-南西方向に長軸をもつドーム状構 造をなすとし,近藤(1985)は根古屋層が安居を中 心として低いドーム構造(安居ドーム)を形成して いるとした.しかし,柴ほか(1990)は,根古屋層 の地質構造と久能山沖大陸棚での音響基盤の地質構 造解析から,南北方向の軸をもつ東側が高い非対称 褶曲によって構成される複背斜構造をなすとした. Fig.2に示すように,根古屋層の分布地域は北北 東-南南西方向の平行した断層によって切断され, ブロック状になっており,安居のブロックがそれら のうちで最も高まっている.このブロック状の構造 を形成させている平行した断層群は,それぞれが久 能山沖の大陸棚で見られる向斜軸部と並走して発達 する断層に連続すると推定される.

試料採集・処理と採集セクションの岩相

本研究では、Fig. 2に太線で示したルートに沿っ て試料を採集した.各試料採集セクションの岩相柱 状図と採集層準をFig. 3に示す.採集した試料は、 ハンマーで軽く砕き、乾燥させて 80g を秤量した 後に湯で 20 分間煮沸した.その後 0.075mm の標準 ふるい上で水洗し、残った残渣を乾燥後分割して、 それに含まれる有孔虫化石をできるだけ 200 個体以 上摘出した.しかし 200 個体に達しない試料もある. 以下に、各採集セクションにおける岩相の概要およ び有孔虫化石の産出の有無について述べる.

A1 セクション

本セクションは、安居の大露頭の北側にある東西 方向の沢にあたる.最下部には泥層が露出するが、 その上位には安居礫層に相当する礫層が重なり、そ の上位では砂層や泥層に礫層が頻繁に挟まる.その 砂層には3層の軟体動物化石を含む層準が見られ、 それらからは近藤(1985)により、Pecten albicans などの軟体動物化石と腕足類、ウニ化石の産出が報 告されている.この礫層と砂層の互層の最上部付近 の層準に Ng-1 火山灰層が挟まれ、その上位に古宿 礫部層の礫層が重なる.

A1 セクションでは 11 点で試料を採集したが, そのすべてから有孔虫化石が産しなかった.

N1 セクション

本セクションは根古屋の北西側の柳沢川上流に北 東側から流れ込む沢にあたり,最下部に軟体動物の 化石片を含む砂層があり,その上位はシルトを主体 とする泥層からなる.最下部の砂層の1m上位に Ng-2火山灰層のうち下位の火山灰層が挟まれ,そ の約70cm上位にNg-2火山灰層のうち上位の粗粒 火山灰層が挟まれる.その上位からは軟体動物の化 石片をしばしば含む泥層が重なり,約12m上位に Ng-4火山灰層と思われる軽石の散在する層準があ る.その1m上位から数mの間の泥層は石灰質で 硬質である.その上位には軟体動物の化石片を含む 層厚約2.5mの砂質泥層があり,その上位約7mは 粘土質な泥層で,それにはLimopsis tajimae だけ からなる化石密集層(Fig. 4)が見られる. その粘 土質な泥層の上位には久能山層の礫層が重なる.

本セクションでは、Ng-2火山灰層の下位から Ng-4火山灰層の上位の層準にかけての11点で試料 を採集し、上部の砂質泥層の上位にあたるN108と N111以外からは有孔虫化石が産した.

N2 セクション

本セクションは根古屋の北東側の千保沢川上流に 東側から流れ込む沢にあたる.最下部には約3mの 層厚で礫層と泥層の互層が見られ,それからL. tajimae と Glycymeris rotunda を主体とする軟体 動物化石が多産する.その約3m上位の泥層中に Ng-2火山灰層のうち上位の粗粒火山灰層が認めら れる.その上位は泥層が連続し,その中に薄い礫層 と軟体動物化石片が散在する層準も認められる. Ng-2火山灰層の約10m上位の層準にNg-4火山灰 層と思われる軽石の散在する層準がある.Ng-4火 山灰層の上位約1mは石灰質で硬質となり,その上 位に層厚約2mの砂質泥層が重なり,その上位10m は粘土質な泥層で,その最下部にはL. tajimae だ けからなる化石密集層がある.粘土質な泥層の上位 には久能山層の礫層が重なる.

本セクションでは, Ng-2 火山灰層の下位から Ng-4 火山灰層の上位の層準にかけて, 8 試料を採 集し, そのうち N204 と N208 以外からは有孔虫化 石が産した.

N3 セクション

本セクションは根古屋の北東側の千保沢川中流に 東側から流れ込む沢にあたり,層厚約60mの地層 が露出し,最上部の久能山層の礫層の層厚5mを除 いて,ほとんどが根古屋層の泥層からなる.泥層に は薄い礫層と軟体動物化石が散在する層準がしばし ば挟まれ,Ng-2火山灰層や軽石が散在する層準が 認められる.本セクションの下限から約25m上位 に見られるラミナの発達する砂質泥層は,Kondo (1986)によれば古宿礫部層の礫質デルタのプロデ ルタ相に相当する.Ng-2火山灰層のうち下位の軽 石層は下限から約50mの層準にあり,その上位約 70cmにNg-2火山灰層のうち上位の粗粒火山灰層 が認められる.その約5m上位に軽石の散在する層 準があり,Ng-2火山灰層との層間距離が短いが, Ng-4火山灰層とした.



Fig. 3 Geological columnar sections of the Negoya and Kunozan Formations, showing sampling horizons. AGM: Ago Gravel Member, FGM: Furuyado Gravel Member, NGM: Nakahiramatsu Gravel Member.

本セクションでは、下位から順に 22 試料を採集 し、そのうち Ng-2 火山灰層より上位の試料は N318 ~ N322 の 5 点である.また、有孔虫化石が 産した本セクションの試料は、ラミナの発達する砂 質泥層の上下の N301 と N311、N313 と、Ng-2 火 山灰層付近からその上位の N317 ~ N319 と N321 の 7 点である.

F1 セクション

F1 セクションは、古宿にある温泉施設「すんぷ 夢ひろば」の駐車場の北側を北西方向に登る沢で, 最下部に礫層と泥層の互層が露出し、その上位には 礫層を挟む砂層が重なる. その上位には, 薄い砂層 を挟む中礫~大礫からなる成層した礫層が層厚約 25m で重なる、この礫層は古宿礫部層に相当する、 この礫層の上位には層厚約 1m のラミナの発達した 泥層が重なり、その上位の約8mの間は砂層と礫層 の互層があり、礫層はチャネル状に挟まれ、スラン プも見られる.この上部に軟体動物化石片を多く含 む層厚 1m の含礫砂層がレンズ状に挾在する.この 砂層からは P. albicans や Crassostrea gigas などの 軟体動物化石が産した.その上位には層厚約3mの 含礫砂層が重なり,上位に露頭の欠如があるが,ラ ミナの発達する泥層が約3m重なる.その上位約 4m はラミナの見られない泥層からなり、その最上 部に軽石が散在する層が認められ,Ng-4火山灰層 に対比されると思われる.ここでは、Ng-2火山灰 層は見られない. その上位には Venus foveloata を 主体とする軟体動物化石片が散在する泥層が約6m 連続する.近藤(1985)は、この層準からV. foveloata をはじめとする軟体動物化石を報告して いる.また、その上位には約4mの層厚で礫層を挟 む細粒砂層が認められ、その上位に久能山層と思わ れる中礫から大礫からなる厚い礫層が重なる.

本セクションでは、古宿礫部層の下位と、Ng-4 火山灰層の下位で各1点と、Ng-4火山灰層の上位 で4点の計6点で試料を採集したが、Ng-4火山灰 層の上位のF104のみで有孔虫化石が産出した.

Tセクション

青沢の西にある殿谷川において、北西から流れ込 む沢をT1とし、東から流れ込む沢をT2とT3と する.T3の沢の最下流部付近の泥層中に軽石が散 在する層準があり、これをNg-4火山灰層とした. その上位には層厚約 14m で泥層と砂層と礫層の互 層が重なり,泥層と砂層には V. foveloata などの軟 体動物化石が含まれる.その上位には礫層を挟む泥 層があり,その層厚は T2 で約 6m, T3 で約 12m である.その上位には細礫~中礫からなる礫層が重 なり,その最下部は塊状であるが,数m上位から は斜交層理をなす.

T1 セクションでは、最下位に塊状礫層を挾む層 厚約 3m の砂層が露出し、その上位に層厚約 12m の泥層と礫層の互層が重なる.最下位の砂層には、 V. foveloata や Paphia amabilis などの軟体動物化 石を含む.その上位には層厚約 14m で砂層を挟む 不淘汰な細礫~巨礫からなる礫層が重なる.この礫 層中の砂層にはルート痕が見られる(Fig. 5).こ の礫層の上位には、順に礫層を挟む層厚約 6m の泥 層および弱く斜交成層した大礫を主体とする礫層が 重なる.

本セクションでは、Ng-4火山灰層の直上の塊状 礫層または泥層と砂層、礫層の互層と礫層を挟む泥 層を中平松礫部層の下部層とする.また、T1セク ションで見られる不淘汰礫層とその上位の礫層を挟 む泥層を中平松礫部層上部層とする.また、T1セ クションではその上位に重なり、T2とT3では最 上部を構成する礫層を久能山層とする.

T1 セクションでは、中平松礫部層の下部層と上 部層の泥層から各1点を、T2とT3では下部層か ら3点の試料を採集したが、有孔虫化石はT101の みから産出した.

Hセクション

中平松において、天羽衣神社の北側の2つの沢の うち、北からの沢をH1、北東からの沢をH2とし た.また、天羽衣神社の東側にある北西からの沢を H3とした.Hセクションでは、H2とH3の最下部 に泥層または泥層と砂層と礫層の互層が分布し、こ の層準の泥層には V. foveloata の合弁化石を主体と する保存の良い軟体動物化石が含まれる.山本・北 村(2009)はこの層準を4つの堆積相(I, II, II, N)に区分し、それぞれが V. foveloata と Paphia schnelliana、P. albicans と Callista chinensis, Batillaria multiformis と Macoma incongrua, Calliostoma shinagawaensis と Dentalium octangulatum を含むことを示した.本稿では、最下部 のこの泥層または泥層と砂層と礫層の互層の層準



Fig. 4 Fossil shell-concentrated beds of *Limopsis tajimae* above the Ng-4 ash layer at N1 section. Length of pencil in this figure is 12cm.

を,中平松礫部層下部層とする.

その上位に不淘汰な礫層とラミナの発達する泥層 が重なる.このラミナの発達する泥層は山本・北村 (2009)で堆積相Vとされたものであるが,これに は潮汐堆積物に特徴的な2方向流を示すフレーザー 層理(Fig. 6)が見られる.この不淘汰な礫層とラ ミナの発達する泥層の層準を中平松礫部層上部層と する.H1では不淘汰な礫層と泥層と砂層の層厚は 約6mで,H2では礫層を挟むラミナの発達した泥 層の層厚は約10mである.H3では,この層準は礫 層とラミナの発達した泥層からなり,層厚は露頭欠 如があるが約18m ある.

中平松礫部層上部層の上位には,泥層や砂層を挟 む礫層または含礫砂層があり,その層準の砂層と泥 層には生物擾乱が認められ,軟体動物化石も含まれ る.近藤(1985)では,この層準からScapharca broughtoniiとBabylonia japonica などの軟体動物 化石を報告している.また,この層準の上部にはス ランプ構造が発達する.この上位には,砂層を挟む 礫層または斜交層理の発達する礫層が重なる.中平 松礫部層の上位に重なる,泥層や砂層を挟む礫層と, その上位の砂層を挟む礫層または成層する礫層の層 準を,本稿では久能山層とする.

本セクションでは,H1とH2の中平松礫部層上 部層で各1点と久能山層の最下部で各1点,H3の 中平松礫部層下部層で1点の計5試料を採集した. このうち,有孔虫化石が産出したのは,久能山層の 最下部のH102とH202の2点であった.



Fig. 5 Trace fossil of roots recognized in sand bed in the upper part of the Nakahiramatsu Gravel Member at T1 section.



Fig. 6 Flaser bedding recognized in sand bed in the upper layer of the Nakahiramatsu Gravel Member at H3 section.

有孔虫化石の産出結果

有孔虫化石の産出結果を,N1とN2セクション については Table 1に,N3セクションとその他の セクションについては Table 2に示した.代表的な 有孔虫化石の走査電子顕微鏡写真を Fig. 7に示す. また,各セクションの各試料における有孔虫化石の 産出割合のグラフを Fig. 8に示す.以下に,有孔 虫化石の産出結果の概要をセクションごとに記述す る.

N1 セクション

産出した有孔虫化石のうち,浮遊性種の産出割合 が50%以上の層準は,Ng-2火山灰層の直上にあた るN102からNg-4火山灰層の層準にあたるN106 までと,N109である.しかし,その上位のN110

Table 1 Distribution of foraminifera in the N1 and N2 sections.

Species Name \ Sample number	N101 N102 N103		Negoya N1 section N104 N105		N106 N107		N109 N110		N201 N202		Negoya N N203	N2 route N205 N206		N207	
Benthic Foraminifera															
Ammonia ketienziensis (Ishizaki) Ammonia takanabensis (Ishizaki)			2		1		2	3	9	1	28	2	12	1	14
Amphicoryna scalaris sagamiensis (Asano)		1		1	Ŷ	2	2			2	7		1		4
Amphicoryna spicata (Cushman and McCulloch) Angulogerina kokozuraensis Asano			17	10	3	1	4	1	3						
Anomalina nipponica Asana & Inomata	11	1				2	9	1							
Bolivina hantkeniana Brady	15	1					2			14	12				
Bolivina pacifica Cushman and McCulloch		3	1	2		1	1								
Bolivina quadrilatera (Schwager)		5	1	2		1	1		1						
Bolivina robusta Brady Bolivina striatula Cushman	93	21	15	14	18	2	64	3		2	1	11	1	1	1
Bolivina spp.	5	1		1		2	1					0			
Brizalina seminuda (Cushman) Buccella frigida (Cushman)	2	10	12	7	12		19	1	1						
Bulimina elongata d'Orbigny	2	10	12	/	12		17	1							
Bulimina marginata d'Orbigny	71	17	11	7	10		3	19	6			1	3	2	2
Bulimina striatata d'Orbigny	2											5	2	1	
Bulimina subornata Brady	64	22	24	10	11	18	2	1	10		0	41	5	3	5
Cassidulina depresser Silvestri	107	22	55	51	11	10	54	1	10		,	71	5	6	2
Cassidulina nocorossi Cushman	12	6	8	3	4	10	6			1	7	6	5	1	4
Cibicides aknerianus (d'Orbigny)	12	1	0	5		10	0			4	1	1	5	1	2
Cibicides lobatulus (Walker and Jacob)						3			2	1			6		2
Cidicides sp.				1		3			2				0		2
Dentalina communis (d'Orbigny)				1					1	3	1	2			
Dentalina vertebralis (Baisch)	2			1			1			10					
Elphidium advenum (Cushman)	10	4	1	2	3	1	9		1	21	17	1			
Elphidium excarvatum clavatum Cushman						1			1		1				
Elphidium subincertum Asano						1									
Eponides umbonatus (Reuss)						2				9		2	2	1	
Eponides spp. Familing squamosa (Montagu)		1		1										1	
Fissurina orbignyana (Seguenza)	1			1											
Fissurina spp.	1	2	1			2	2	7	2						
Gyroidina? profunda Aoki	3	4	3		3										
Gyroidinoides nipponicus (Ishizaki)	17	5	3	4		4	1	2	3	5					
Helenina anderseni (Warrer)	1						1		1	5					
Hoeglundina elongans (d'Orbigny)	4	· ·	· ·		2		12							6	
Lagena elongata (Ehrenberg)	4	1	2		3		12							1	
Lagena semistriata Williamson	4				1			1	1			1			
Lagena sulcata spicata Cushman and McCulloch	4	6			1	3		1							9
Lagena spp.	2	2	7		2		2	2	2	6	2	7	2	2	
Lenticulina lucidus (Cushman)	5	5	/		5		5	2	2	0	4	/	2	5	
Loxostomina laevigata (Karrer)	11	2	1	6	2	1	7	2	4	6		1	5	2	
Melonis parkerae (Cushman)	11	5	5	0	2	5	/	2	4	0		2	5	2	
Nonion labradoricum (Dawson)					1					1	2		11	6	2
Oridor sp. Oridorsalis umbonatus (Reuss)					1			6							
Pararotalia nipponica (Asano)	18				2		5	6	2			1			
Poroeponides cribrorepandus Asano and Uchio		1	1		2	3		1							
Pseudoeponides japonicus Uchio			2		5	4	2			4	4	6	2		
Pseudononion japonicum Asano	10	4	3	1	2	6		22	41	1			2		
Pseudorotalia gaimardii (d'Orbigny) Pseudorotalia makiyamaa (Chiii)				· ·		2	2			1					
Rectobolivina raphana (Parker and Jones)	13	8		2	2	5	10	10	10	41	9		1		
Reussella aculeata Cushman Reussella pacifica, Cushman and McCulloch	1		1				1			1					
Silostomella spp.	2									1					
Sphaeroidina bulloides d'Orbigny	64	1	1	1	1	2	6			1	1	1			
Valvulineria globra Cushman	3	1	1	1	1	2	0	1							
Senthic foraminifera gen. & sp. indet.	19 632	149	9	2	1	10	220	6	8	8	107	102	73	1	2
Planktonic foraminafera	052	147	105	107	101	,,,	220	70	112	172	107	102	15	50	51
Globigerina angustiumblicata Bolli	1	100	12.4		70	100	21	107	17				4.5	25	50
Globigerina falconensis Blow	108	198	154	00	/8	109	51	106	17	1	24	04	45	35 9	22
Globigerina quinqueloba Natland	21	67	33	33	20	18	79	23	117			11	34	62	6
Globigerina spp.															23
Globigerinella calida (Parker)	0	16	2	1	2	(10	1				2	4	1	
Globigerinita glutinata (Egger)	12	6	4	3	2	2	3	8	3		4	5	1	8	2
Globigerinoides ruber (d'Orbigny)	27	49	1	2	1	2	2		1	2	10	9	7	5	7
Globorotalia inflata (d'Orbigny)	4	1	1		1			1		1	4	4	1	2	/
Globorotalia menardii (Parker, Jones, and Brady)									1	1	4	1			5
Globorotalia truncatulinoides (d'Orbigny) Globorotalia tumida tumida (Brady)			1						2						
Neogloboquadrina dutertrei (d'Orbigny)	5	1	10	2	5			1				1.5			1
Pulleniatina obliquiloculata (Parker and Jones)	3	4	2		1	3	1			/		17	2	4	
Planktonike foraminifera gen. & sp. indet.	22	33	42	26	4	4	10	4	7	17	50	117	07	1.76	1.24
Fotal number of foraminifera	844	575	395	240	216	242	356	242	260	185	157	215	94 167	120	124
Planktonic foraminifera ratio (%)	25%	72%	58%	55%	53%	60%	38%	60%	57%	7%	32%	53%	56%	78%	71%

Species Name	N201	N206	N200	N210	N211	Negoya	N3 sec	tion	N217	N219	N210	N221	1102	11202	Other	E104
Benthic foraminifera	N301	10500	1909	N310	NSTI	N313	N314	N310	10317	1910	18319	1921	H102	H202	1102	F104
Ammonia takanabensis (Ishizaki)	44				11	77			15	11	6	54	12	6		72
Amphicoryna scalaris sagamiensis (Asano)	3					7			2		2	14	1			4
Amphicoryna spiciata (d'Orbigny)						3						2				1
Angulogerina kokozuraensis Asano Rolivina alata (Seguenza)					1				1	1	1					
Bolivina asanoi Uchio	1				1	4			1			7				
Bolivina pacifica Cushman and McCulloch					1				1							
Bolivina quadrilatera (Schwager)						5										
Bolivina robusta Brady	2	1			39	38			56	26	10	61	7	10	52	192
Bolivina sebangularis ogasawaraensis Asano					1						2					
Bolivina spissa Cushinan					1					1	3		1			1
Bulimina elongata subulata Cushman and Parker									1	1			1			
Bulimina marginata d'Orbigny	1				164	1			129	89	1					
Bulimina pyrula spinescens Brady					1											
Bulimina spinosa (Heron-Allen and Earland)					1											
Bulimina striata d'Orbigny					14				7	1		20			2	
Cassidulina carinata Silvestri					80				81	67	123	114			1	
Cassidulina norcrossi Cushman						2			01	07	123	114			1	2
Cassidulina subglobosa Blady		1	1		7	9			6	49	25	26			2	5
Cassidulina spp.				1							1					
Cibicides aknerianus (d'Orbigny)						13				8	6				1	
Cibicides inagawaensis Matsunaga	9				-	_				5	5	8				8
Cibicides refulgens Montort					2											
Cibicides subpraecinctus (Asano)	-														5	4
Dentalina emaciata Reuss	1					1				1					5	
Dentalina desepta (Bagg)												1				
Dentalina vertebralis (Batsch)										1						
Dentalina spp.	<u> </u>				2				2	6		5				
Elphidium advenum (Cushman)	10				11	23		1	5	15	16	16	35	45	4	8
Elphidium excarvatum clavatum Cashman Elphidium ienseni (Cashman)						7							34	36		19
Elphidium spp											5		3	2		
"Elphidium" subincertum Asano											5			2		
Entosolenia spp.	1					1						3				
Fissurina cucubitasem bisinuta Uchio					5											
Fissurina cf. annectens (Burrows and Holland)									1		3					
Fissurina sp.						1										
Gyroidina? Profunda A0K1 Gyroidinaidas nilidulus (Sohwaar)	1				1					1						
Gyroidinoides ninnonicus (Ishizaki)	1									1	5					
Hanzawaia nipponica Asano											2	1		1		2
Hyalinea balthicu (Schwager)						2										
Lagena spp.										2						
Lagena plicenica Cushman																1
Lenticulina calar (Linnne)	2				1	7			5	1	1	3			2	3
Lenticulina sp. Loxostonum karrerianum (Brady)	1									1						
Melonis nicobarense (Cushman)										1					1	
Melonis parkerae (Uchio)	3					65	1		6	8	10	11			1	29
Nonion labradoricum (Dawson)																
Pararotalia? minuta (Takayanagi)	14										1					
Paratotalia? takayanagii Matoba	1															1
Pseudeponides japonicus Uchio					6	4			2	33	1	23				4
Pseudononion grateloupi (d'Orbigny) Pseudononion janonicum Asano	1								2			3	40	20	2	4
Pullenia bulloides (d'Orbigny)	1								1				40	20	3	
Pseudorotalia gaimardii (d'Orbigny)	36			2									10	7		7
Quinqueloculina elongata Natland													5			
Quinqueloculina seminulina (Linnaeous)													9	7		
Quinqueloculina vulgaris (d'Orbigny)													7	9		
Quinqueloculina spp.											1	16	5			
Rectoboliving raphang (Parker and Jones)	94	2	1	1	10	31			5	2	1	10	29	15	14	116
Robulus lucidus (Cushman)			1	1	10	51			1	2		- 0	29	13	14	110
Russella pacifica Cushman and McCulloch						2							8	6		
Triloculina trigonula (Brady)														2		
Uvigerina nitidula Schwager											1					
Uvigerina proboscidea Schwager					5				8		5	1				3
Uvigerina spp. Valvulinaria hamanakoansis (Ishiwada)	<u> </u>				1.4	5			2							
Total number of bonthic foraminifora	224	4	2	4	279	215	1	1	220	220	222	207	206	160	07	492
Planktonic foraminafera	224	4	2	4	578	515	1	1	339	329	232	391	200	109	07	402
Globigerina bulloides d'Orbigny					54	16			28	36	177	45		2	9	8
Globigerina quenquloba Natland					2	119			4	26	85	188		~ ~		59
Globigerinella obesa (Bolli)					5	2		2	1	1						
Globigerinita glutinata (Egger)					5				15	59	5		5			
Globigerinoides conglobatus (Brady)					1					1						
Globigerinoides quadrilobatus (d'Orbigny)			2		7	17			1	20	14				1	1
Globorotalia inflata (d'Orbigny)					12	15			23	25	14	6	1	1		5
Globorotalia scitula (Brady)	<u> </u>										3	1	1			1
Globorotalia unglata Bermudez										1	2					1
Neogloboquadrina dutertrei (d'Orbigny)					3				2	14	21	37				-
Neogloboquadrina pachyderma (Ehrenberg)															_	
Orbulina universa d'Orbigny					1	1				,						
Total number of plonktonic formation form	<u> </u>				0.0	120	0		74	172	1	1			10	77
Total number of foraminifera	225	0	2	0	90 76°	153	0	2	/4	165	5/1	278	212	172	10	/) 557
Planktonic foraminifera ratio %	225	4	50%	4	408	408	1	67%	413	33%	57%	41%	3%	2%	9/	13%
Total number of foraminifera / 80g	1800	32	32	32	3744	3744	8	24	3304	3952	4328	5400	848	688	194	8912



Fig. 7 SEM microphotographs of the characteristic fossil foraminiferal species from the Negoya Formation. Scale is 100 μm. 1: *Bolivina robusta* Brady from N101, 2: *Bulimina marginata* d'Orbigny from N101, 3: *Bulimina subornata* Brady from N103, 4: *Uvigerina* sp. from N101, 5: *Rectobolivina raphana* (Parker and Jones) from N101, 6a-6b: *Melonis nicobarense* (Cushman) from N101, 7a-7b: *Hyalinea balthica* (Schroeter) from N107, 8: *Pararotalia nipponica* (Asano) from N101, 9: *Elphidum advenum* (Cushman) from N107, 10: *Cassidulina carinata* Silvestri from N107, 11: *Lenticulina calar* (Linnaeus) from N101, 12: *Gyroidinoides nipponicus* (Ishizaki) from N101, 13: *Bolivina pseudodifformis* Asano from N106, 14: *Angulogerina kokozuraensis* Asano from N103, 15a-15b: *Psuedononion japonicum* Asano from N101, 19: *Lagena sulcata spicata* Cushman and McCulloch from N102, 20: *Ammonia takanabensis* (Ishizaki) from N109, 21: *Hanzawaia nipponica* Asano from N107, 22: *Globigerina bulloides* d'Orbigny from N102, 23: *Globigerinoides rubber* (d'Orbigny) from N102, 24: *Globigerina quinqueloba* Natland from N102.



Fig. 8 Geological columnar sections showing sample horizon and stratigraphic distributions of characteristic foraminifera. A: Marine flooding surface, B: Maximum flooding surface, C: Downlap surface, D: Base of the Kunozan Formation in this area.

でも浮遊性種の産出割合が49%である.また, N107は浮遊性種の産出割合が38%であるが,こ の試料では本セクションの中で有孔虫化石の産出量 が最大である.

浮遊性種では, Globigerina bulloides が最も多く, 上位の層準では Globigerina quinqueloba の産出が 目立つ. Globigerinella obesa や Globigerinita glutinata, Globigerinoides ruber, Neogloboquadrina 属なども含まれるが, Globorotalia 属は少ない.

N101 ~ Ng107 では, Cassidulina carinata の産出 割合が底生種で最も高く,次いで Bolivina robusta と Bulimina marginata, Bulimina subornata の 産出割合が高い. N101 では特にその傾向が強く, 有孔虫全体で見ても C. carinata は 20 %で, B. robusta は 11 %, B. marginata は 8 %を占める. Ng109 と Ng110 では Pseudononion japonicum が 多く産出し, B. marginata と Ammonia takanabensis, Rectobolivina raphana の産出割合が高い.

N2 セクション

本セクションでは,下位から上位に向かって浮遊

性種が増加する傾向があり,N203から上位では浮 遊性種の産出割合が50%を超え,Ng-4火山灰層の 直上のN206で78%と最大になる.

浮遊性種では、N1 セクションと同様に、G. bulloides が最も多く、上位の層準ではG. quinqueloba の産出が目立つ、G. glutinata や G. ruber, Neogloboquadrina 属なども含まれるが、Globorotalia 属は少ない.

底生種では, C. carinata が N202 から上位で出 現し, N203 では底生種の中での産出割合が最大と なり,有孔虫全体の 19 %を占める. Ng-2 火山灰層 の下位の N201 と N202 では, A. takanabensis と Elphidium advenum, R. raphana が多く含まれる.

N3 セクション

産出した有孔虫化石のうち,浮遊性種の産出割合 が 50 %を超えたのは Ng-2 火山灰層の上位の N319 で, Ng-2 火山灰層の下位の N313 と上位の N318 が 33 %で,N321 が 41 %である.最下部の N301 は浮遊性種がほとんど含まれず,Ng-2 火山灰層の 下位の N311 と N317 では浮遊性種の産出割合が 18 ~19%を示す.

浮遊性種では、上記の2セクションと同様に、G. bulloides が最も多く、層準によってG. quinqueloba の産出が目立ち、G. glutinata やG. ruber, Neogloboquadrina 属なども含まれるが、Globorotalia 属は 少ない.

底生種では, A. takanabensis と B. robusta, E. advenum, R. raphana が全体的に産出するが, C. carinata は N311 と N317 から上位で産出し, いず れの試料でも有孔虫全体に占める割合は 14 %以上 で,特に N319 では 29 %に達する. Cassidulina subglobosa は, C. carinata と同様の産出傾向を示 す. また, B. marginata は, N311 で産出割合が 35 %に達し, Ng-2 火山灰層の直下と直上の N317 と N318 では, それぞれの産出割合が 31 %と 18 % であるが, その上位ではほとんど産出しない.

F1 セクション

有孔虫化石が産出したのは F104 のみで, 浮遊性 の産出割合は 13 %であった. 底生種では B. robusta が卓越し,次に R. raphana および A. takanabensis が多く,この3種で全体の 68 %を占める.他に, Elphidium excarvatum clavatum と E. advenum, Melonis parkerae が含まれる.

Tセクション

有孔虫化石が産出したのは T102 のみで,浮遊性 の産出割合は 10 %である. 底生種では *B. robusta* が卓越し,次に *R. raphana* が多い. ここでは産出 種も個数も少ない.

Hセクション

有孔虫化石が産出したのは H102 と H202 で, ど ちらも久能山層の最下部の泥層から採集された試料 であり,その有孔虫種の組成も類似している.浮遊 性種の産出割合は 2 ~ 3 %と低く,底生種では E. advenum と E. excarvatum clavatum, P. japonicum が卓越し, R. raphana と Pseudorotalia gaimardii, A. takanabensis も多数含まれる.ま た,他のセクションにない特徴として,Quinqueloculina seminulina など Quinqueloculina 属を主体 とする磁器質殻の底生有孔虫種が多く含まれる.

有孔虫化石群集の分類と分布

各セクションにおける有孔虫化石の産出特徴か ら、 I ~ №の4つの化石群集を区分することができ る.

I 群集

浮遊性種の産出割合が全体の3%以下で,底生種 では Elphidium advenum, Elphidium excarvatum clavatum, Pseudonion japonicus が多く, Ammonia takanabensis, Pseudorotalia gaimardii, Rectobolivina raphana を含み, Quinqueloculina seminulina などの磁器質殻の種も目立つ.この群 集は,中平松の H102 と H202 に産する.

Ι群集

浮遊性種の産出割合が全体の 33 %以下で, 底生 種では R. raphana が多く, Bolivina robusta と E. advenum, A. takanabensis, P. gaimardii などを 伴う. 殿沢川の T102 と古宿の F104, 根古屋の最 下部の N301 と N313, N201 と N202 の群集がこれ にあたる. N313 では, A. takanabensis と Melonis parkerae が卓越する特徴があり, N201 と N202 は P. gaimardii を ほ と ん ど 含 ま ず, N202 に は Cassidulina carinata が含まれる.

Ⅲ群集

浮遊性種の産出割合が全体の 33 %以下で,底生 種では Bulimina marginata と C. carinata が卓越 し, B. robusta や Cassidulina subglobosa, それに Ⅱ 群集の特徴種である A. takanabensis, E. advenum, R. raphana を含む. 根古屋の N101 と N311, N317, N318 の群種がこれにあたる.

Ⅳ群集

浮遊性種の産出割合が全体の 40 %以上で,78 % におよぶ試料もある. 底生種では C. carinata が卓 越し, C. subglobosa と B. robusta が含まれるが, B. marginata は少ない. すべての試料ではないが, Angulogerina kokozuraensis が含まれる. 根古屋 の Ng-2 火山灰層の上位にあたる N102 ~ N110 ま でと, N203 ~ N207 まで, それと N319 と N321 の 群集がこれにあたる.

有孔虫群集の堆積環境

近藤(1986)は、根古屋層の有孔虫化石について、 主に Ng-2 と Ng-4 火山灰層の層準における水平的 な環境変化に重点をおいて分布を調べ、それらを種 群 I ~ Vの5つに区分した.以下に、本稿で認定し た I ~ IV群集を近藤(1986)の化石群集と、的場 (1970)および Inoue(1989)がそれぞれ土佐湾の 大陸棚上および駿河湾で認定した現生底生有孔虫相 と、種構成に基づいて比較してその堆積環境を推定 する.

本稿のI群集は, Elphidium advenum, Elphidum clavatum, Psudorotalia gaimardii を代 表種とし,陶器質有孔虫が目立つ近藤(1986)の種 群Iと類似する.近藤(1986)はこの種群を中平松 地域で認め,それを水深 100m 以浅の沿岸水ないし 表層水上部の種群と推定している.また,本群集は Bolivina robusta, Rectobolivina raphana と P. gaimardii で特徴づけられ, Hanzawai nipponica, Nonion japonicum, Pseudononion japonicum, Cancris auriculus などを伴う的場(1970)の中浅 海帯(50~80m)亜相にも類似する.以上のこと から,I群集は中浅海帯の堆積環境を示唆すると推 定される.

Ⅱ群集は, R. raphana と B. cf. robusta が全体の 50%を占める近藤(1986)の種群Ⅱ,的場(1970) の中浅海帯(50~80m)亜相および R. raphana が 卓越する Inoue(1989)の Siphogenerina raphanus 群集と類似する.近藤(1986)は種群Ⅱを下部浅海 帯(水深100m~200m)の堆積環境と推定してお り, Inoue(1989)のS. raphanus 群集は伊豆半島 松崎沖の水深70mと御前崎沖の水深60mの東部大 陸棚上から報告されている.以上のことから,本群 集は中浅海帯下部~下浅海帯上部の堆積環境を示す と考えられる.

Ⅲ群集は, Bulimina marginata と Psuudoparella maraensis を代表とする近藤(1986)の種群Ⅲに 類似する.近藤(1986)はこの種群の堆積環境を下 浅海帯の水深 100m ~ 200mのデルタスロープとし ている.また,本群集は B. robusta で特徴づけら れ Bulimina marginata, Uvigerina proboscidea vadescens, Amphicoryna scalaris sagamiensis, Lenticulina lucida を伴う的場(1970)の下浅海帯 (100 ~ 280m)亜相に類似する.以上のことからⅢ 群集は下浅海帯の堆積環境を示すと推定される.

N群集は,近藤 (1986)の種群Nに類似し,近藤 (1986) はその堆積環境を大陸斜面上部としている. また,本群集は Bolivina robusta および Cassidulina carinata が豊富で Globocassidulina subglobosa および Bulimina aculeata を伴う Inoue (1989)のB. robusta 群集に類似する.B. robusta 群集は伊豆半島の西岸の水深 320 ~ 660m および石 花海堆の周辺の水深 265 ~ 540m から報告された. なお,N群集に含まれる Angulogerina kokozuraensis は,的場 (1970)によれば半深海帯に主とし て分布する.以上のことから,本群集は上部漸深海 帯の堆積環境を示すと推定される.

有孔虫群集における浮遊性有孔虫の割合は,一般 に水深とともに増加することが知られている(たと えばGrimsdale and Markgoven, 1955; Brasier, 1980).本稿の各群集の浮遊性有孔虫の割合は,I 群集が3%以下,II群集およびIII群集が33%以下, N群集は40%以上である.したがって,浮遊性有 孔虫の割合からは,I群集が最も浅く,N群集が最 も深い環境を示すと推定される.上述のように,群 集組成からは,I群集が中浅海帯,II群集が中浅海 帯下部~下浅海帯上部,II群集は下浅海帯,N群集 は上部漸深海帯を示すと考えられるが,これは浮遊 性有孔虫の割合から推定される古水深の違いと調和 的である.

根古屋層の堆積環境の変遷

A1 セクションには,根古屋層の最下部にあたる 安居礫部層から古宿礫部層が分布する.前述のよう に本セクションの安居礫部層と古宿礫部層はファン デルタのフォアセットであり,両礫部層の間の礫層 と砂層の互層は海進期にファンデルタが放棄されて フォアセットの麓部に堆積したトウセット堆積物と 考えられる.A1 セクションからは有孔虫化石が産 出しなかったが,安居礫部層の上位の礫層と砂層の 互層から産する軟体動物化石群集は潮間帯ないし潮 下帯に生息する種からなり(近藤,1985),その堆 積環境は潮下帯から浅海帯と推定される.

A1 セクションと同じ層準をその下部に含むと考 えられる N3 セクションは、A1 セクションの北東 側の千保沢川の東側に位置する.その岩相は、ほと んどが泥層からなるが、前述のように Kondo

(1986) により古宿礫部層のプロデルタ相と推定さ れたラミナの発達した砂質泥層を中部に挟む.本セ クションの最下部の層準は、安居礫部層の下位か上 位かは不明であるが、最下部のN301の有孔虫化石 群集はⅡ群集である. その上位は、 ラミナの発達し た砂質泥層の上位まで有孔虫化石が産出せず, N311 がⅢ群集,N313 がⅡ群集に相当する.そし て、その上位は N316 まで有孔虫が産出せず、Ng-2 火山灰層の直下の N317 と直上の N318 がⅢ群集, その上位の N319 と Ng-4 火山灰層の層準にあたる N321 がIV群集に相当する.したがって、N3セク ションでは、最下部が中浅海帯下部~下浅海帯上部、 その上位の古宿礫部層の層準の上位は下浅海帯~中 浅海帯下部から下浅海帯上部で堆積し,有孔虫化石 が産出しない層準を経て Ng-2 火山灰層の直下と直 上は下浅海帯、その上位から Ng-4 火山灰層の層準 にかけては上部漸深海帯で堆積したと推定できる.

N1 セクションと N2 セクションには, Ng-2 火山 灰層の下位から Ng-4 火山灰層の上位にかけての地 層が露出し,有孔虫化石の産出に同様の傾向が見ら れる.すなわち, Ng-2 火山灰層の直下または直下 までの群集はⅢ群集に相当し, Ng-2 火山灰層の直 上から上位はⅣ群集が分布する.したがって, Ng-2 火山灰層の直下は下浅海帯で堆積したが, Ng-2 火山灰層の直上からは上部漸深海帯で堆積したと推 定できる.すなわち,近藤(1985)が Ng-2と Ng-4 付近の泥質な層準での軟体動物化石群集の垂直的変 化から推定した 100 ~ 150m 程度の大規模な海水準 上昇は, Ng-2 火山灰層(N3 セクションでは N319) の直上付近の層準で起こったと考えられる.

また、両セクションとも Ng-4 火山灰層の上位の 砂質泥層の上位に Limopsis tajimae だけからなる 軟体動物の化石密集層がある.また、Ng-4 火山灰 層の直上にある石灰質で硬質な泥層の層準は、N1 セクションでは N107 にあたり、産出有孔虫化石数 が最大である.これらのことから、Ng-4 火山灰層 から石灰質で硬質な泥層にかけての層準は、海水準 が最大に達した時期に形成されたコンデンスセクシ ョンに相当すると考えられる.すなわち、Ng-2 火 山灰層の堆積直後に急激な海水準上昇が起こり、海 氾濫面が形成され、Ng-4 火山灰層の層準付近が堆 積した時期に海水準は最大に達したと推定できる. そのため、砂泥の供給が極めて少なくなり、堆積物 中に含まれる軟体動物遺骸や有孔虫の個体数が増大 したものと考えられる.また,軽石の散在または密 集層である Ng-4 火山灰層も,これと同様に砂泥の 供給が極めて少なかったために軽石の集積が目立つ 結果になったものと考えられる.

Ng-4 火山灰層の上位の砂質泥層および L. tajimae の化石密集層の含まれる層準の有孔虫群集は Ⅳ群集であるが,中浅海帯下部~下浅海帯上部の堆 積環境を示す Ⅱ群集の特徴種である Ammonia takanabensis, Elphidium advenum, Rectoboribina raphana が Ng-4 火山灰層の下位よりも多く産出す る.このことから、この時期には海水準の上昇が終 了して,河川から懸濁物質が大量に大陸斜面に供給 され始めたと推定される.Ng-4火山灰層の上位の 砂質泥層は平行葉理を伴うことからストームシート 状のものと推定され、多量の堆積物供給が開始した ことを意味し、すなわちその基底がダウンラップ面 に相当すると考えられる.L. tajimaeは、現在の駿 河湾では湾口から伊豆半島沖合にかけての陸棚斜面 域の水深 200m ~ 500m に群生し (Tsuchi, 1958; Kondo, 1989), ここでは懸濁態の有機物が豊富に 供給されていることが推定されている(延原ほか, 2005).

F1 セクションでは、Ng-4 火山灰層の直上の F104 のみから有孔虫化石が産出し、それはⅡ群集 にあたり、中浅海帯下部~下浅海帯上部の堆積環境 が推定される.この層準からは近藤(1985)により Venus foveloata を主体とする軟体動物化石が報告 されており、Ⅱ群集には V. foveloata を主体とする 軟体動物化石が特徴的に産する傾向がある.F1 セ クションでは、1 試料からしか有孔虫化石が産しな かったために、有孔虫化石からこのセクションでの 環境変化について言及できない.しかし、ここでは Ng-4 火山灰層の上位層の堆積時にはすでに中浅海 帯下部~下浅海帯上部の堆積環境になっていたこと が推定できる.

T セクションでは、中平松礫部層下部層の T102 から有孔虫化石が産し、それはⅡ群集に相当する. このことから、この層準は中浅海帯下部~下浅海帯 上部で堆積したと推定される.この層準でも V. foveloata を主体とする軟体動物化石が産する.

H セクションでは,久能山層の最下部層の H102 と H202 の 2 点で有孔虫化石が産出し,それらは I 群集に相当し,中浅海帯,すなわち内側陸棚付近の 海底が堆積環境として推定される.しかし,この層 準にはスランプ層がよく発達することから,内側陸 棚よりやや深い海底谷に堆積した可能性もある.

TセクションとHセクションの結果から,中平 松礫部層は,その下部層堆積時には中浅海帯下部~ 下浅海帯上部,すなわち内側陸棚から外側陸棚で堆 積が行われ,その後の上部層堆積時には河川と干潟 が分布する陸上になったと考えられる.また,その 上位の久能山層の最下部の堆積時には再び中浅海 帯,すなわち内側陸棚またはそこに発達した海底谷 になったと考えられる.

以上のことから,根古屋層の堆積環境の変遷について,以下のことが明らかになった.

根古屋地域では, 古宿礫部層の堆積以前は中浅海 帯下部~下浅海帯上部だった海底が、古宿礫部層の ファンデルタの発達の後に中浅海帯下部~下浅海帯 上部または下浅海帯になり、Ng-2火山灰層の堆積 直後から 100 ~ 150m 程度の大規模で急激な海水準 上昇(近藤, 1985)によって上部漸深海帯の堆積環 境となった.その海水準上昇は Ng-4 火山灰層堆積 時に最大に達し、その後停滞または降下した、その 結果として軽石の密集層である Ng-4 火山灰層と石 灰質泥層からなるコンデンスセクションが形成さ れ、その上位のダウンラップ面上にはストームシー ト状の砂質泥層とL. tajimae の化石密集層が形成 された. すなわち, Fig. 8の A 層準は急激な海水 準上昇があった海氾濫面であり, B 層準は海水準上 昇が最大に達した最大海氾濫面に当たり、C 層準は いわゆるタウンラップ面に相当する. なお. D 層 準はこの地域での久能山層の基底になる.

調査地域の南西部にあたる中平松地域では,Ng-4火山灰層の上位に中平松礫部層があり,その下部 層は中浅海帯下部~下浅海帯上部に堆積したが,上 部層は河川と干潟が分布する陸上に堆積した.その 後の海水準上昇によってこの地域は再び中浅海帯の 海底となり,粗粒堆積物の供給によって久能山層の 堆積が開始された.

根古屋層の堆積過程と 海洋酸素同位体ステージとの対比

本稿の結果からは、根古屋層は北東方向に向かっ て尖滅する下位から安居礫部層、古宿礫部層、中平 松礫部層という3層のファンデルタ層とそれに挟在 する海成泥層からなるという近藤(1985)の結果が 追認された.そして、3層のファンデルタ層のうち、 安居礫部層と古宿礫部層はフォアセットの堆積物で あり、中平松礫部層の上部層はトップセットの堆積 物で、これらの上位にはそれぞれ海進期の堆積物で ある海成泥層が重なることが明らかになった.

山本・北村(2009)は安居礫部層の上位から久能 山層の基底面までの堆積期間を海洋酸素同位体ステ ージ (MIS) 8~6.6と推定し、その間に認められ る海進 - 海退サイクル (Chappell, 1994; Shackleton, 2000 ; Siddall et al, 2003) O MIS 8 \sim 7.5 と、MIS 7.4 ~ 7.3、MIS 7.2 ~ 6.6 を、それぞれ が安居礫部層と古宿礫部層の間の泥層, Ng-2と Ng-4が挟在する根古屋層主部, Ng-4より上位の層 準に対比した. 根古屋層には近藤(1985; Kondo. 1986)によってすでに安居礫部層の上位と古宿礫部 層上部から Ng-2 および Ng-4 の層準にかけての堆 積期に海水準上昇が推定されていたが,最後の3回 目の海水準上昇期について認められていなかった. そこで、山本・北村(2009)は、主に本稿の中平松 礫部層の堆積相の解析により,中平松礫部層中の潮 汐堆積相から礫質ファンデルタ相を一連の海進期堆 積物として、3回目の海進期に対比した.しかし、 山本・北村(2009)が礫質ファンデルタ相としたも のは中平松礫部層上部層の河川相と考えられ、下位 の潮汐堆積相から河川相への一連の堆積物は海退期 堆積物にあたる、中平松地域には、中平松礫部層の 上位に本稿で久能山層とした泥層や砂層を挟む礫層 または含礫砂層からなる海成堆積物が存在する.河 川堆積物の上位に海成堆積物が重なることは、その 海成堆積物の基底に海進があったことになり、すな わちこれが3回目の海水準上昇期に相当すると考え られる.

山本・北村(2009)が指摘したように,根古屋層の形成過程は海洋酸素同位体ステージで示されるいわゆる海水準変動と対比される可能性がある.Fig.9にBassinot et al.(1994)による海洋酸素同位体曲線と,それに対比させた根古屋層と久能山層の層序と各火山灰層の層準を示す.

噴出年代が約30万年前(田村・鈴木,2001)と される Ng-1火山灰層は,根古屋層安居礫部層の上 位の海水準上昇期に堆積したことから,MIS 8.6~ 8.5の間の海水準上昇期に対比されると考えられ, 安居礫部層はその前の海水準降下期である MIS 9.1 ~ 8.6 の間に形成されたと推定される.そして,古



Fig. 9 Stratigraphy of the Negoya and Kunozan Formations correlated with the marine oxygen isotope curve (Bassinot et al., 1994). AGM: Ago Gravel Member, FGM: Furuyada Gravel Member, NGM: Nakahiramatsu Gravel Member.

宿ファンデルタは次の海水準降下期である MIS 8.5 ~ 8.4 の間に形成され, Ng-2 と Ng-4 火山灰層堆積 期付近に起こった大規模で急激な 100 ~ 150m にわ たる海水準上昇は MIS 8.2 ~ 7.5 の海水準上昇期の 間に,その後の中平松礫部層は MIS 7.5 ~ 7.4 の海 水準降下期に堆積したと推定できる.中平松礫部層 の上位にある久能山層の基底となる泥層や砂層を挟 む礫層などの海成層は,その後の MIS 7.4 ~ 7.3 の 間の海水準上昇期に堆積し,続く久能山層の主たる ファンデルタのフォアセット堆積物は MIS 7.3 以降 に形成されたと考えられる.最大で 250m の層厚を もつ久能山層(土,1960)のフォアセット堆積物は, それまでの海水準上昇で深化した丘陵北東側にあっ た海底の堆積空間を順次前進しつつ埋積していった と考えられる.

なお,有度丘陵東麓の久能山層村松礫・シルト部 層から産した単体サンゴ化石の約17.7万年前とい うU-Th年代値(Kitamura et al., 2005)については, 村松礫・シルト部層が久能山層中の海水準上昇期の トウセット堆積物と考えられることから,それは久 能山層の基底年代を示す(山本・北村,2009)もの でなく,久能山層中の海水準上昇期にあたる MIS 6.5 付近の年代値を示すものと考えられる.

まとめ

静岡市有度丘陵に分布する根古屋層は,丘陵を構 成する地質の最下部層にあたり,北東方向に向かっ て尖滅する下位から安居礫部層,古宿礫部層,中平 松礫部層という3層のファンデルタの堆積物とそれ に挟まれる海成泥層からなる.本研究では,その泥 層に含まれる有孔虫化石の分布にもとづき,根古屋 層全体の各層準における堆積環境と,特に古宿礫部 層の上位にある Ng-2 火山灰層から Ng-4 火山灰層 付近の層準での垂直的な堆積環境の変化を明らかに した.

その結果,根古屋層の有孔虫化石群集は I ~ Ⅳの 4 群集に区分でき、Ⅰ群集が中浅海帯、Ⅱ群集が中 浅海帯下部~下浅海帯上部,Ⅲ群集が下浅海帯,Ⅳ 群集が上部漸深海帯で堆積したことが推定された. それによって,根古屋地域では古宿礫部層の堆積以 前は中浅海帯下部~下浅海帯上部だった海底が、古 宿礫部層のファンデルタの発達の後に中浅海帯下部 ~下浅海帯上部または下浅海帯になり、Ng-2火山 灰層のほぼ直上の層準堆積期に起こった大規模で急 激な海水準上昇によって上部漸深海帯の海底となっ た. その海水準上昇は Ng-4 火山灰層の層準付近で 最大に達し、その後海水準は停滞または降下した. また、中平松地域では、Ng-4火山灰層の上位の堆 積期は中浅海帯下部~下浅海帯上部の海底だった が、その後干潟と河川が分布する陸上になり、その 後の海水準上昇によって再び中浅海帯の海底とな り、久能山層の泥層や砂層を挟む礫層から堆積が始 まり, 続いて主部を構成するファンデルタの礫層が 堆積した.このような根古屋層の形成過程は,海洋 酸素同位体ステージ(MIS)で示される海水準変動 と密接に関連する可能性がある.

謝 辞

本研究を進めるに当たり,東海大学海洋学部海洋 資源学科の根元謙次教授と坂本 泉准教授には,研 究全般にわたって貴重な助言を頂いた.静岡大学教 育学部の延原尊美教授には根古屋層から産出した軟 体動物化石についてご教授をいただいた.有孔虫化 石の走査電子顕微鏡写真撮影については,東海大学 海洋学部の田中 彰教授と千賀康弘教授にご協力を 頂いた.また,根古屋層の地質調査と軟体動物化石 の資料整理について,三宅由樹氏,小林 卓氏,加 藤章太氏,市川翔大氏,吉本正教氏とNPO静岡県 自然史博物館ネットワークの横山謙二氏に特に協力 を頂いた.また,彼らを含め駿河湾団体研究グルー プの以下の各氏(敬称略)には,地質調査および室 内作業において協力を頂いた.大迫崇史,岡田陽介, 篠崎泰輔,高木克将,滝野義幸,谷あかり,茅根淳 一,中本裕介,原 寿徳,東 武宏,廣瀬祐市,富 士幸祐,増田祐輝,松本充央,柳澤宏成.これらの 方々に感謝の意を表す.

引用文献

- 浅野 清(1936)静岡県掛川地方の有孔虫類に就いて.地質学雑誌,43,739-757.
- Bassinot, F. C., L. D. Labeyrie, E. Vincent, X. Quidelleur, N. J. Shackleton and Y. Lancelot (1994) The astronomical theory of climate and age of the Brunhes - Matsuyama magnetic reversal. Earth Planet. Sci. Letter, **126**, 91-108.
- Brasier, M. D. (1980) Microfossils. George Allen & Unwin, London, 193 p.
- Chappell, J., (1994) Upper Quaternary sea levels, coral terraces, oxygen isotopes and deep-sea temperatures. Journal of Geography, **103**, 828-840.
- Grimsdale, T. and F. Markhoven (1955) The ratio between pelagic and benthonic foraminifera as a means of estimating depth of deposition of sedimentary rocks. Proceedings Fourth World Petroleum Congress, Section I/D, 473-491.
- Ibaraki, M. and R. Tsuchi (1973) Planktonic foraminifera from the Negoya Formation, Shizuoka Prefecture, Japan. Rep. Fac. Sci., Shizuoka Univ., **8**, 165-174.
- Inoue, Y. (1989) North Pacific foraminifera as paleoenvironmental indecators. Sci. Rep., Inst. Geosci., Univ. Tsukuba, Sec. B, **10**, 57-162.
- Kitamura, A., A. Omura, E. Tominaga, K. Kameo and M. Nara (2005) U-Series ages from the

Middle Pleistocene Kunosan Formation in the Udo Hills, Shizuoka, central Japan. The Quaternary Research, **44**, 177-182.

- 北里 洋・新妻信明・小山真人・近藤康生・神谷隆 宏(1981) 駿河湾周辺後期更新世根古屋層,草薙 層,国吉田層,古谷層の地磁気層序.静岡大学地 球科学研究報告,**6**,45-59.
- 近藤康生(1983)根古屋層の層序と堆積環境.静岡 地学,47,41-47.
- 近藤康生(1985)静岡県有度丘陵の上部更新統の層 序.地質学雑誌,**91**, 121-140.
- 近藤康生(1986)静岡県後期更新世根古屋層の海進 期堆積物に含まれる底生有孔虫化石の空間分布. 静岡大学地球科学研究報告,**12**, 239-243.
- Kondo, Y. (1986) Shallow marine gravity delta and associated faunas from the upper Plieistocene Negoya Formation, Shizuoka, Japan. Jour. Fac. Sci., Univ. Tokyo, Ser., II, **21**, 169-190.
- Kondo, Y. (1989) 'In situ' observation of a bathyal Bivalve *Limopsis tajimae* by means of box core sampling, with comparative description the fossil counterparts. Venus, 48, 27-39.
- 町田 洋・新井房夫(2003)新版火山灰アトラス. 東京大学出版会,東京,339 p.
- 的場保望(1970)底棲有孔虫—日本近海における分 布一.海洋科学,7,257-262.
- 望月静子(1965)有度山の化石有孔虫群.地学しず はた,35,14-18,
- 中島謙造(1886)20万分の1地質図幅「静岡」及 び同説明書.地質調査所.47 p.
- 延原尊美・高山春果・松本英二・木下泰正(2005) 駿河湾の貝類遺体群集と堆積場の特性.静岡大学 地球科学研究報告,**32**,31-66.
- 岡田尚武(1987)南部フォッサマグナの海成層に関 する石灰質ナンノプランクトン化石の生層序と古 環境.化石,43,5-8.
- Shackleton, N. J. (2000) The 100,000-year ice-age cycle identified and found to lag temperature, carbon dioxide, and orbital eccentricity. Science, 289, 1897-1902.
- 柴 正博・根元謙次・駿河湾団体研究グループ・有 度丘陵沖調査グループ(1990)駿河湾西部,有度 丘陵および沖合の地質構造.東海大学紀要海洋学 部,30,47-65.

- 柴 正博・加納和人・青木洋人・高清水康博(1994)
 静岡県有度丘陵に分布する草薙層の層序.地球科
 学,48,209-221.
- Siddall, M., E. J. Rogling, A. Almogi-Labin, C. Hemleben, D. Meischner, I. Schmelzer and D. A. Smeed (2003) Sea-level fluctuations during the last glacial cycle. Nature, 423, 853-858.
- 杉山雄一・下川浩一・坂本 亨・秦 光男 (1982) 静岡地域の地質.地域地質研究報告 (5万分の1 図幅),地質調査所, 82 p.
- 田村糸子・鈴木毅彦(2001)中期更新世テフラ Ng-1

と飛騨地域に分布する高山軽石層との対比. 第四 紀研究, **40**, 295-305.

- Tsuchi, R. (1958) A note on mollusca dredged from Suruga Bay, the Pacific side of central Japan. Rep. Leb. Art. Sci. Fac., Shizuoka Univ., Nat. Sci., 2, 217-228.
- 土 隆一 (1960) 有度丘陵の地質構造ならびに地史. 地質学雑誌, **66**, 251-262.
- 山本なぎさ・北村晃寿(2009)中部更新統根古屋層 最上部の層序学的研究.静岡大学地球科学研究報 告,36,1-7.