福井県大野市大納地域からの後期ジュラ紀アンモノイドの産出と 九頭竜地域手取層群の対比再検討

佐野晋一¹·後藤道治¹·成田貴人²·脇本晃美³·大藤 茂⁴

¹福井県立恐竜博物館 福井県勝山市村岡町寺尾51-11 ²東京都八王子市 ³大野市和泉支所 福井県大野市朝日16-3-4 ⁴富山大学大学院理工学研究部 富山県富山市五福3190

要 旨

福井県大野市大納地域の手取層群から産出したアンモノイドを検討し、Tithonianを示唆する Parapallasiceras sp を確認することができた.本地域には従来中部ジュラ系(Bathonian-Callovian)九 頭竜亜層群貝皿層が広く分布するとされてきたが、実際には上半原地域の上部ジュラ系上半原層に対比 される海成層(黒当戸層)が分布することが確実となった.九頭竜地域内の真名-大納地域と長野-上半原地域に、頁岩主体の海成層が連続的に分布することや、岩相の側方変化はあるものの、両地域に OxfordianからBarremianにおよぶ層序を認識できることから、一連の地層が存在するものと考えられる. この地層の少なくとも一部は石徹白地域の瀕海成の石徹白亜層群とほぼ同時代と考えられるが、具体的 な対比には課題が残る.手取層群全域における海成層の時代および分布を整理した結果、貝皿層および その相当層の存在を示す、既知のアンモノイドの化石記録は飛騨外縁帯には確認できず、中部ジュラ系 は飛騨帯内の限られた範囲にしか分布しないものと推察される.

キーワード:手取層群,九頭竜亜層群,アンモノイド,Tithonian,九頭竜地域,飛騨外縁帯

SANO, Shin-ichi, Michiharu GOTO, Yoshihito NARITA, Akemi WAKIMOTO and Shigeru OTOH (2013) Discovery of Late Jurassic ammonoid fossils from the Ono area and the correlation of the Tetori Group in the Kuzuryu district, Central Japan. Mem. Fukui Pref. Dinosaur Mus. 12: 1–16.

Ammonoid fossils including Tithonian *Parapallasiceras* sp. are newly discovered from the Kurotodo Formation of the Tetori Group in the Ono area of the Kuzuryu district, Ono City, Fukui Prefecture in the Hida Gaien Belt, Central Japan. Based on this find, the Kurotodo Formation can now be correlated with the Early Tithonian Kamihambara Formation in the Kamihambara area of the same district, despite its previous assignment to the Middle Jurassic (Bathonian–Callovian) Kaizara Formation of the Kuzuryu Subgroup (lower part of the Tetori Group) in the Hida Belt.

Similar lithological successions ranging from Oxfordian to Barremian in age, including ammonoidsbearing Oxfordian and Tithonian formations referred to the early and middle transgressions (stage Ib and IIa) of the Tetori Group, are recognized throughout the Mana-Ono and Nagano-Kamihambara areas in the Hida Gaien Belt and are, at least partly, synchronous with the main part of the Itoshiro Subgroup (middle part of the Tetori Group) of the Itoshiro area of the Kuzuryu district in the Hida Belt. The Kaizara Formation and its equivalents, representing the early transgression (stage Ia : Bathonian to Callovian) of the Tetori Group, is probably confined within the Hida Belt, contrary to the hitherto accepted view that it is distributed widely not only in the Hida Belt but also in the Hida Gaien Belt.

Fukui Prefectural Dinosaur Museum,

²⁰¹³年7月24日受付, 2013年10月7日受理.

Corresponding author-Shin-ichi SANO

⁵¹⁻¹¹ Terao, Muroko, Katsuyama, Fukui 911-8601, Japan

E-mail: ssano@dinosaur.pref.fukui.jp

はじめに

手取層群は、中部日本北部に分布する、浅海成〜非海成 の中部ジュラ系~下部白亜系で(前田, 1961c; Kusuhashi et al., 2002; Fujita, 2003), 白亜紀の陸上生態系の成立過 程を考える上で重要な存在とされている(Manabe et al., 2000 ; Matsuoka et al., 2002 ; Matsukawa et al., 2006) (Fig. 1). また、同層群は、一般に下位から九頭竜亜層 群、石徹首亜層群、赤岩亜層群に区分され、従来海成層は 九頭竜亜層群内に限られるとされてきた(前田, 1961c; Kusuhashi et al., 2002). 手取層群の多くは非海成層であ るため、その対比や時代論には問題が残されている(例 えば Matsukawa, Ito et al., 2006, 2008; Sano et al., 2008). 最近,石徹白亜層群中に海成層の存在が判明し,新たなア ンモノイドなどの発見により、時代論の大幅な見直しが進 められつつある (藤田ほか, 1998;公文・梅澤, 2001;佐藤・ 蜂矢ほか, 2003; Sato and Yamada, 2005; 後藤, 2007; 松川ほか,2007;佐藤・浅見ほか,2008; Matsukawa and Fukui, 2009; 松岡ほか, 2009; 松川・淺原, 2010; Hasegawa et al., 2010).

著者の一人である成田は、1990 年度の東京大学理学部 地質学教室進級論文のために,福井県大野市南東部の九頭 竜川上流域(以下、九頭竜地域)の天納地域で地質調査を 行い、アンモノイド2点を採集した(Narita, 1990MS). また、福井県大野市在住の丸山哲也氏により、2009年に、 同地域においてアンモノイド1点が採集された. これらの アンモノイドを検討したところ,後期ジュラ紀 Tithonian を示す Parapallasiceras sp. の産出を確認することができ た、従って、大納地域には、従来想定されていた九頭竜亜 層群貝皿層相当層ではなく、同属のアンモノイドを産出す る、上半原地域の上半原層に相当する海成層が分布するこ とが確実となった. このことは九頭竜地域の手取層群の層 序学的研究に新たな知見をもたらすものである.本論文で は、九頭竜地域内の各地域間の層序対比について、海成層 に着目して若干の考察を試みた. さらに手取層群全域にお ける海成層の分布や対比についても最近の知見を整理し た.

地質概説

本論文では、福井県大野市南東部の九頭竜地域に分布す る手取層群について議論する.地体構造区分では、本地域 には主に飛騨帯と飛騨外縁帯 [Hida Gaien Belt:東田ほ か (2004)]が分布するが、飛騨外縁帯は各地質単元が剪 断帯で境され、東西に狭長な分布を示すことで特徴づけら れる (大藤ほか,2004).手取層群の主要な分布域も、基 盤の違いなどに基づき、東西方向の断層で境された南北3 列に大きく分けてとらえることができる.ここで注目する のは、飛騨帯を代表する飛騨片麻岩類の南縁を区切る断層 と、大納衝上断層(堀・堀内,1942)である(Fig.2).前 者は、西は真名川ダム付近から始まり、谷戸口付近の飛騨 片麻岩類の南縁を通り、九頭竜湖の鷲ダム付近を通って東 北東に延びる.後者は真名川上流付近から始まり、東流す る大納川上流に沿って延び、九頭竜ダム付近を通り九頭竜 湖北岸を東へ走る.飛騨外縁帯構成岩類の大部分はこの断



FIGURE 1. Index map showing the distribution of the Tetori Group (modified from Maeda, 1961c) and the locations of broad regions, districts and areas mentioned in the text.

層の南側に分布する.

九頭竜地域の手取層群の分布は、東より上半原地域、長 野地域,石徹白地域,打波川地域,大納地域,真名地域の ものに細分される (Figs. 1, 2). 飛騨片麻岩類の南縁を区 切る断層の北側には、石徹白地域を中心とする手取層群の 分布(以下,北列と呼ぶ)があり,九頭竜亜層群および石 徹白亜層群の模式地となっている. 打波川地域(Fig. 1-U) は北列に含まれる.この断層より南側で、大納衝上断層よ り北側には、真名-大納-長野-上半原地域にかけて、南 北約2~4 kmの幅で,東西20 km以上にわたり,細長 い手取層群の分布(以下,中列と呼ぶ)がある(河合ほか, 1957;前田, 1961a;山田ほか, 1989). なお, 中列の手取 層群は,真名-大納地域において,飛騨外縁帯構成岩類〔宇 奈月帯相当(石渡, 2003)〕とされる石炭系藤倉谷層と不 整合もしくは断層で接する(例えば、前田、1961a; 若林・ 佐藤, 1966). さらに, 飛騨外縁帯構成岩類の分布(ただ し箱ヶ瀬付近の蛇紋岩体および荷暮変成岩体を除く)の南 東に,伊勢川南岸から九頭竜湖南岸にかけての地域を中心 にした,手取層群のレンズ状の分布(以下,南列と呼ぶ) があり、その南縁はジュラ紀付加体である美濃帯と接す る. なお, 前田(1961c)は上記3列の違いを既に認識し ており、その構造区分によると、北列の南限の断層は「内 帯中央線(小林, 1951)」,中列の南限の断層は「大納衝上」, また北列は「片麻岩区西部」の「石徹白構造盆地」南部 にあたり、中列は「大納帯」、南列は「古生層区西部」の 「久沢単斜構造」にほぼ相当する.

今回報告するアンモノイドが発見されたのは、九頭竜川 支流にあたる大納川流域の大納越声谷の「林道越戸線」沿 いの露頭(Fig. 2-1)と、下大納と上大納を結ぶ「林道春





木谷線」沿いの露頭である(Fig. 2-2). 大納地域は中列の 手取層群の分布域であり、山田ほか(1989)によると、南 側には頁岩を主とする九頭竜亜層群中部層が、北側には砂 岩や礫岩を主とする九頭竜亜層群上部層が分布する. アン モノイドが産出したのは、このうち下位にあたる九頭竜亜 層群中部層に属する、塊状で、ノジュールを特徴的に含む 暗灰色シルト岩である. 九頭竜亜層群中部層からはアンモ ノイドやイノセラムス等の報告があるものの. 化石の産出 は石徹白地域に比べてきわめて少なく、標本が図示された 報告は稀である(佐藤, 2008).従来,手取層群の海成層 は九頭竜亜層群に限られると考えられていたことから、真 名-大納地域の海成層も石徹白地域に分布する九頭竜亜 層群の貝皿層と一括して扱われてきた(例えば、河合ほか、 1957;前田, 1961a, c). しかし最近, 真名地域から, 上 半原地域の石徹白亜層群上半原層産のものと同種のアン モノイド(Parapallasiceras cf. pseudocontiguum)が産出 していることが指摘され (Yamada and Uemura, 2008), さらに九頭竜亜層群上部層に挟在する火山角礫岩層のジ ルコン U-Pb 年代測定により、石徹白地域の石徹白亜層 群上部の時代に相当する値(124.6 ± 2.3 Ma)が得られた (Kawagoe et al. 2012). これらのことから、九頭竜亜層 群中部層の存在の有無の検証を含めて, 真名-大納地域に おける手取層群の層序や年代論の大幅な見直しが必要と なっている.

このため、本論文では、誤解を避けるため、大納地域の アンモノイド産出層を九頭竜亜層群中部層あるいは貝皿 層と呼ぶことを以降は避ける、小林(1954)は真名地域に 分布する頁岩層を「黒当戸頁岩層(Kurotodo Shale)」と 命名しており、本論文では、大納地域の頁岩層についても、 その連続性を考慮して黒当戸層と呼ぶことにする、なお、 黒当戸層の模式地は、真名川支流の笹生川下流の黒当戸周 辺である。

大納地域産アンモノイドについて

今回検討した標本は大納地域の黒当戸層から採集され たアンモノイド3点である.このうち属レベルで同定でき たのは*Parapallasiceras* sp.のみであるが、3点とも異な る特徴を示しており、かつ本地域からのアンモノイドの産 出記録が極めて少ないことから、以下に図示および記載し ておく.なお、標本番号は、福井県立恐竜博物館(FPDM) および大野市役所(OMFJ)による.

Parapallasiceras sp. (Fig. 3A)

産地一福井県大野市下大納,大納越戸谷の林道越戸線沿いの露頭(Fig. 2-1).

計測値 (mm) 一殻の直径 (D) =93.7+; 臍の径 (UD) = 36.1 (UD/D =0.36); 螺環の高さ (H) =35.3 (H/D=0.38); 螺環の幅 (W) 不明. 一次肋数は螺環一巻きに対して 34 本, 二次肋数は同様に 79 本以上.

形のために正確には分からない。内側螺環が充填物に覆わ れているため、外側螺環のみが観察できる、 臍縁部が最も 厚く側面は平坦か緩やかに膨らみ、腹縁部は丸くなる、肋 は細く、くっきりと鮮明で、全体として密である、基本的 に rectiradiate 型であるが、 臍縁でやや後方へ傾く、 二次 肋は側面のほぼ中央で一次肋から二ないし三分岐し、その 分岐形式は polygyrate 型である。殻の最後の部分に近い ところの肋は、全体的にくっきりとした鮮明さがなくな り、肋は太く、肋間はやや広くなる、また、肋がシェブロ ン状に不規則に屈曲している部分が見られるが、初生的な 形質ではなく、外傷性による肋の変化あるいは規則的な殻 の形成に支障をきたすような後生的な原因によるものと 思われる、縫合線は見られず、殻口の正確な形態も破壊さ れているために不明. 殻の最後の部分から後方へ3分の1 巻きあたりに、斜めのくびれが単肋あるいは不規則な肋と 共に見られる.

比較一内側螺環の形態および螺環断面は確認できないが、外側螺環の形態、表面装飾等の特徴から、この標本は、南東フランスのTithonian 前期から知られる、 Donze and Enay (1961: pl. 16, figs. 1, 2) の Subplanites pseudocontiguus (=Parapallasiceras pseudocontiguum) や、Sato and Yamada (2005: fig. 3) によって上半原地域の上半原層から記載された P. cf. pseudocontiguum に近いものと思われる.

時代—Tithonian 前期~中期. Sato and Yamada (2005) に基づく.

分布—この属は南ドイツ,南東フランスなど地中海テチ ス地域から産出が知られている(Donze and Enay, 1961; Sato and Yamada, 2005). 手取層群でも、上半原地域の上 半原層(Fig. 2-3)および真名地域若生子からの産出が知 られる(Sato and Yamada, 2005; Yamada and Uemura, 2008).

アンモノイドの幼殻 (Fig. 3B)

標本—母岩は暗灰色シルト岩 (80 × 40 × 40 mm).標 本は螺環の半分だけが残っている (FPDM-I-186).採集情 報は全て前述の *Parapallasiceras* sp. と同一.

産地一福井県大野市下大納,大納越戸谷の林道越戸線沿いの露頭(Fig. 2-1).

計測値 (mm) 一殻の直径 (D) =17.7+; 臍の径 (UD) = 3.76 (UD/D =0.21); 螺環の高さ (H) =8.26+ (H/D=0.47); 螺環の幅 (W) 不明.

記載一螺環は密巻き.螺環断面はやや変形しているため に、正確ではないが楕円形に近いと思われる.螺環は腹縁 に沿って潰れて変形し、内側螺環は破損しているため分か らない.肋は明瞭で幅広く密である.単肋と二分岐する一 次肋が見られる.肋は臍縁から腹部に向かって真っすぐ放 射状に伸びる(rectiradiate 型).くびれ、縫合線は見られ ない.

比較一幼殻であるため断定はできないが、肋等の特徴から *Parapallasiceras* の幼殻の可能性もある.



FIGURE 3. Ammonoids from the Ono area, Ono City, Fukui Prefecture, Central Japan. A : *Parapallasiceras* sp. FPDM-I-185 (rubber cast of external mould), lateral view; B : Fragment of juvenile whorl FPDM-I-186, lateral view. Ventral part partly destroyed by compression. C-E : Fragments of ventral part, OMFJ-2, C ; Internal cast, lateral view, D ; External mould, lateral view, E ; Robust ribs appearing on the ventral region. Scale bar : 10 mm.

アンモノイド科・属・種不明 (Fig. 3C, D, E)

標本—母岩は暗灰色シルト砂岩. 雄型 (Fig. 3C) を含む母岩 (130×80×60 mm) と雌型 (Fig. 3D) を含む母岩(180×100×90 mm)がある(OMFJ-2). 丸山哲也氏(大野市在住) が 2009 年 5 月 23 日に採集.

産地一福井県大野市上大納,林道春木谷線沿いの露頭 (Fig. 2-2).

計測値 (mm) 一殻は最大長 65.8, 最大幅 38.4.

記載一肋の形態から螺環の腹部と思われる. 螺環中央部 は圧縮されて割れ筋が入っている. 全体に膨らみ,腹部側 の肋は密でくっきり鮮明なのに対し,側面側は平滑になり 肋もはっきりとしない. しかしながら,側面側の弱い肋か ら腹部側の強い肋が二分岐しているのが確認できる. 肋の 断面形は二次曲線を描く左右対称の畝状であるが,その内 の数本は螺環中央部で強まり,畝の一方が急斜面の左右非 対称になる (Fig. 3E). くびれや縫合線は見られない.

比較一肋は特徴的だが、螺環全体の形態が不明なため

属レベルの同定は困難である.また、Phylloceratidae、 Oppeliidae、Perisphinctidae など、可能性が多岐にわたる ため、科レベルの同定も困難である.少なくとも上述した 他の2標本とは異なる種類である.しかし、詳細な分類を 議論するためには、保存状態の良い追加標本が必要であ る.

大納地域の手取層群の海成層の時代論

手取層群の時代論は主にアンモノイドに基づいて議論 されているが、大納地域のアンモノイドの研究はほとん どなされていない (例えば,佐藤, 2008). 本地域からの アンモノイドの産出は古くから知られるが(例えば、河 合ほか、1957;前田、1961a)、これまでに図示された ものは、深田(1949)のCalliphylloceras sp., 下野谷・高 橋(1990)の Holcophylloceras sp. および Scarburgiceras? sp.の3点にとどまり、また、これらの標本の詳しい 産地や層準は不明である(佐藤, 2008). このうち Scarburgiceras? sp. は部分的な標本であるため、確実 な同定は困難とされている(下野谷・高橋, 1990).ま た. Calliphylloceras と Holcophylloceras の 産 出 レ ン ジ はそれぞれ Hettangian-Albian と Bajocian-Aptian であ り (Arkell et al., 1957; Wright et al., 1996), 詳細な時代 は議論できない、最近、大納地域の西方延長にあたる真 名地域から Parapallasiceras cf. pseudocontiguum の産出 が言及され(Yamada and Uemura, 2008), 従って大納地 域にも Tithonian の海成層の存在が示唆されるが、この Parapallasiceras の詳細な産地や産出層準が不明なため、 大納地域の手取層群のどの層準が Tithonian にあたるかは 明らかではなかった(Kawagoe et al., 2012: fig. 8).

今回の*Parapallasiceras*の産出により、大納地域の 手取層群の下位層である黒当戸層の時代として後期 ジュラ紀 Tithonian 前期~中期が示唆される.上述の *Calliphylloceras*と *Holcophylloceras*の産出レンジはこれ と矛盾しない.従って、現時点では、本地域に貝皿層相当 の Bathonian-Callovian を確実に示すアンモノイドの産出 は知られていないことになる.

真名-大納地域の手取層群の時代論

大納地域の西側に隣接する真名地域からもアンモノ イドの産出は古くから知られるが(例えば,前田・堀, 1950;小林,1954),これまでに図示されたものはほとん どない(佐藤,2008).しかし,Sato(1962)には真名地 域南部と思われる中島産のKranaosphinctes matsushimai が図示されており,本地域南部におけるOxfordianの海成 層の存在が示唆される.一方,最近,真名地域から,詳 細な産地や産出層準は不明であるが,Parapallasiceras cf. pseudocontiguumの産出が指摘され,Tithonianの海成層 の存在が想定されている(Yamada and Uemura,2008). 今回,下大納からのParapallasicerasの発見によって,真 名地域におけるParapallasicerasの産地の候補は大納地域 の海成層の西方延長部となる.以上をまとめると,真名 地域にも、貝皿層相当のBathonian-Callovianの海成層の 存在を示唆する、アンモノイドなどの産出記録は存在せ ず. むしろ Oxfordian と Tithonian の海成層が存在する可 能性を指摘できる. 各々の海成層の分布は現時点では不 明だが、真名地域南部には少なくとも Oxfordian の海成層 が、真名地域北部にはおそらく少なくとも Tithonian の海 成層が存在するものと考えられる. ところで、金沢大学理 工学域自然システム学類地球学コースに、真名地域中島の 黒当戸層「山田ほか(1989)のルート8]から採集された *Inoceramus maedae* の標本数点が保管されている(山田 敏弘 2013 年 8 月私信). Inoceramus maedae は上半原地 域の上半原層,岐阜県荘川地域の御手洗層および飛騨古川 地域の稲越層など、Tithonian ~ Hauterivian-Barremian から知られており(Hayami, 1960;藤田ほか, 1998;松川 ほか、2007; Matsukawa and Fukui, 2009)、真名地域南 部にも、Oxfordian よりも若い、Tithonian もしくはそれ 以降の海成層が存在する可能性が高い. さらに、真名地区 南部の道斉山南方から Myrene や Ostrea. Viviparus など の非海棲軟体動物化石の報告があるが(小林, 1954;前田, 1961a), Mvrene は上半原地域や荘川地域の手取層群 "中・ 下部"からも産出が知られており(例えば、松川・中田、 1999; Fujita, 2002), この時代論を支持する、本論文では 真名 − 大納地域の海成層全体を黒当戸層と呼んでおり、黒 当戸層の時代が Oxfordian から Tithonian にまたがるもの として議論を進める.しかし、将来的には黒当戸層が異な る二つの海成層に区分される可能性もあり、この場合、真 名地域南部の中島-黒当戸周辺の海成層と、これとは東西 方向の断層で区切られる,真名地域北部の,道斉山より北 方に分布し、大納地域に連続する海成層との区分がその候 補となろう.

一方. 山田ほか(1989) によって九頭竜亜層群上部層に含 まれるものとして扱われてきた, 真名-大納地域に分布する 火山角礫岩層から Barremian と Aptian 境界付近のジルコン U-Pb 年代値 (124.6 ± 2.3 Ma) が得られている (Kawagoe et al., 2012). また、具体的な試料採取層準は不明だが、真名 地域の"九頭竜亜層群"の砂岩からおよそ140~110 Maの 砕屑性モナザイト U-Th-Pb 化学年代値 (CHIME 法による) が得られている (椚座ほか, 2002). ところで, 椚座ほか (2002) で報告された、同地域産の別試料2点には18~20億年前の 年代値を持つモナザイトが卓越する。山田ほか(2005) は各 地域の石徹白亜層群上部および赤岩亜層群は1900 Ma 前後 のピークを持つモナザイトが優先するパターンを示すことを指 摘しており、試料が採取された"九頭竜亜層群"は九頭竜亜 層群ではなく、手取層群中・上部に相当する可能性が高い. これらのデータと先に述べたアンモノイドの産出記録なども考 え合わせると、真名-大納地域には、現時点では貝皿層相当 層の分布を指示するデータはなく、少なくとも Oxfordian から Barremian に及ぶ地層が分布すると考えた方が良い (Fig. 4).

海成層からみた九頭竜地域の手取層群の対比

石徹白・長野・上半原地域の海成層とその時代

真名-大納地域の層序と比較するために,九頭竜地域内 の他地域の手取層群の層序や海成層の時代論を整理する (Fig. 4).

石徹白地域一本地域には、手取層群九頭竜亜層群およ



FIGURE 4. Correlation chart of the Tetori Group in the Mana-Ono, Nagano-Kamihambara, Itoshiro and Uchinamigawa areas in the Kuzuryu district, Ono City, Fukui Prefecture, Central Japan. The formations in black letters are dated by ammonoids, or by U-Pb dating of detrital zircons. Arrows (1) to (4) represent conceivable correlation of the Kamihambara Formation and the Itoshiro Subgroup of the Itoshiro area. See text for details. Numerical ages are from ICS (2010). Abbreviations E: Epoch, Fm. : Formation, P : Period, Sg. : Subgroup.

び石徹白亜層群の模式層序が存在し、下位より九頭竜亜 層群の下山層、大井谷層、栃餅山層、貝皿層、山原坂層、 石徹白亜層群の山原層, 葦谷層, 大淵層, 伊月層, 赤岩 亜層群の後野層、知那洞谷層に区分される(前田、1952; 1957b). ただし、知那洞谷層は智那洞谷上流に局所的に 分布するのみで、また知那洞谷層の分布範囲は、河合ほ か(1957)では石徹白亜層群および赤岩亜層群に, Fujita (2002) や松川ほか(2003) では後野層に含められるなど 層序が確立しておらず、さらに北列と中列の手取層群の境 界部付近に位置することから、本論文では知那洞谷層につ いては議論に含めない.山田ほか(1989)の区分では、下 山層が九頭竜亜層群最下部層に、大井谷層と栃餅山層が九 頭竜亜層群下部層に、貝皿層が九頭竜亜層群中部層に、山 原坂層が九頭竜亜層群上部層に,山原層と葦谷層,大淵層 が石徹白亜層群下部層に、伊月層が石徹白亜層群上部層に 相当する.

このうち,大井谷層,栃餅山層,貝皿層,山原坂層お よび山原層から,アンモノイドやベレムナイト,三角貝 などの海棲無脊椎動物が産出するが(前田,1952;脇本, 2000MS;半田ほか,2008),アンモノイドによる時代論 が議論されているのは Bathonian 最後期から Oxfordian 中 期のアンモノイド群集帯4帯が設定されている貝皿層と 山原坂層のみである (Sato, 1964; Sato and Westermann, 1991). しかしながら、後述するように、Sato (1962) お よび佐藤(2008)は長野地域産アンモノイドを山原坂層の ものとして記述しており、しかも石徹白地域の山原坂層か らのアンモノイドの化石記録が乏しいこと(佐藤, 2008) を考えあわせると, Kranaosphinctes matsushimai 帯が認 定されたのは、石徹白地域の山原坂層ではなく、長野地域 のアンモノイド産出層についてであると推察される. 一 方,石徹白地域の山原坂層自体の時代論は、前田(1952) で「Kranaosphinctes matsushimai の近似種」の産出が言 及され、また、福井市自然史博物館(1997)のリストに 下山産K. matsushimai が挙げられているほか, 蜂矢・水 野(2004) に山原坂層産 Peltoceratoides sp. が図示され ていることから Oxfordian であると考えられる. さらに, 洞ヶ谷上流部や, その支流の馬ガ谷周辺の山原坂層から も Oxfordian のアンモノイドの産出が知られる(脇本, 2000MS;山田敏弘 2013年8月私信).

このほか、本地域の石徹白亜層群上部層から 127 ± 2.5 Maの砕屑性ジルコン年代値が得られている(Kawagoe et al., 2012). また、石徹白地域北西の打波川地域において、 Hauterivian 後期とされるアンモノイド Pseudothurmannia sp. が産出している(後藤, 2007;松川・淺原, 2010).打 波川地域の海成層については,石徹白亜層群最上部(伊月 層)に属するという見解(後藤, 2007)と,一般に伊月層 より上位とされるアマゴ谷層に属するという見解(松川・ 淺原, 2010)があるが,上記のように石徹白亜層群上部 層から Barremian を示唆する砕屑性ジルコン年代値が得 られていることから,ここでは石徹白亜層群最上部と考え る.

長野地域―九頭竜ダムサイト付近に位置する長野は, 本地域の手取層群研究黎明期(横山, 1902; Yokovama, 1904)から知られているアンモノイド産地である.この産 地の具体的な化石産出地点は従来明示されていなかった が(例えば, Sato, 1962),福井市自然史博物館(1997: p. 4) で示された産地と、幾つかの文献(前田, 1952;河合ほか、 1957) での長野周辺の海棲動物化石産地のプロットは近 接しており、また最近の大野市の調査でも同所付近にア ンモノイドなどの化石の産出が確認されることから、長 野の化石産地は九頭竜川北岸の九頭竜ダムサイト付近 であると推察される、長野からは、本産地を模式地とする *Kranaosphinctes matsushimai* (Yokovama) のほか. Dichotomosphinctes kiritaniensis Sato, Phylloceras spp., Holcophylloceras sp., Ochetoceras sp., Peltoceratoides sp., Euaspidoceras sp. など, Oxfordian 中期の Kranaosphinctes matsushimai 群集帯を構成する、多数のアンモノイドの 産出が知られる(Sato, 1962;下野谷・高橋, 1990; Sato and Westermann, 1991;福井市自然史博物館, 1997;佐藤, 2008).

長野のアンモノイド産出層は、大石(1933)が貝皿から 朝日を経て長野に至る地域に分布する海成層に対して貝 Ⅲ層を提唱して以来,一般にBathonian-Callovianの貝Ⅲ 層あるいは九頭竜亜層群中部層として地質図に描かれて きた(例えば,河合ほか,1957;山田ほか,1989;Fujita, 2002;松川ほか, 2003; Matsukawa et al., 2006) (Fig. 2). これは長野のアンモノイド産出層と貝皿層との岩相の類 似性を重視し、産出するアンモノイドの違いに着目してい なかったためと思われる.これに対し、井尻(1936)は、 長野のアンモノイド産出層は「貝皿頁岩層」とは異なる層 準にあたると考え、これを「長野頁岩層」と呼んだ、本論 文では,長野のアンモノイド産出層と貝皿層の分布および 時代の違いを重視し、前者を「長野頁岩層*1」と呼ぶこと にする.ただし、井尻(1936)は長野頁岩層の分布範囲に 言及しておらず、またこの研究は前田(1952)により手取 層群内の各層の層序関係が大幅に整理される以前のもの であるため、長野頁岩層は将来的に再整理する必要があ る.

従って、本地域には一般に九頭竜亜層群中部層(=貝 皿層)から赤岩亜層群におよぶ一連の層序が分布すると されてきたが(例えば、山田ほか、1989; Fujita, 2002; Matsukawa et al., 2006)、最下部の頁岩層は貝皿層より若

* 1

く, 従来の地層区分あるいは時代論の大幅な見直しが必要 な状況にある.

上半原地域—Fujita (2002) は,藤田ほか (1998) によ る石徹白亜層群中の海成層〔Fujita (2002)の上半原層〕 の発見を受けて、本地域の層序を整理し、下位から石徹白 亜層群の山原層, 葦谷層, 上半原層, 大淵層, 伊月層, 赤 岩亜層群の後野層が分布するとした. Fujita (2002) は, 山田ほか(1989)の区分との関係について、山原層、葦谷 層、上半原層、大淵層を石徹白亜層群下部層に、伊月層を 石徹白亜層群上部層に対応させており、本論文の Figure 2はこの考えに基づいて描いている、しかしながら、石徹 白亜層群下部層と上部層の境界の位置は山田ほか(1989) と Fuiita (2002) で大きく異なっており、例えば上半原層 中の Parapallasiceras cf. pseudocontiguum の産地は、山 田ほか(1989)では石徹白亜層群上部層の分布範囲に含ま れるなど、本地域の層序は確立しているとは言い難い、後 に議論するように、石徹白地域との層序対比に疑問がある ことから, 上半原地域の層序に対し, 石徹白地域を模式地 とする地層名を使用する際には"伊月層"などと表記する. 本地域に分布する確実な海成層は上半原層のみであり、 P. cf. pseudocontiguum の産出 (Sato and Yamada, 2005) から Tithonian 前期と考えられる。ところで、Fujita (2002) は、上半原地域の林谷西方の"伊月層"から汽水棲二枚貝 *Mvopholas* cf. *semicostata* の産出を報告している.本標本 は、Tashiro (1994) により、宮崎県鞍岡地域の戸川層(上 部 Hauterivian-Barremian) 産標本に基づき、新種として

命名された *M. tanakai* に比較される(田代, 1994). また, この種は関東山地の山中白亜系の白井層や高知県物部地 域の領石層からも産出し, Hauterivian の立川動物群の構 成要素とされる(Tashiro, 1994; Kozai et al., 2005). 従っ て, *M. tanakai* の産出に基づけば,上半原地域の"伊月層" は Hauterivian (~ Barremian) を含むと考えられる.

真名 – 大納地域と長野 – 上半原地域の手取層群の対比

Kawagoe et al. (2012) は、上半原地域と石徹白地域の 手取層群が側方に連続するという従来の解釈ではなく、同 じ中列の手取層群分布域にある, 真名地域と上半原地域の 手取層群が側方に連続し、石徹白地域の手取層群とは断 層で接する可能性を示した. 上半原地域の上半原層から Tithonian 前期の Parapallasiceras cf. pseudocontiguum が 産出しているが (Fig. 2-3). 今回, 真名地域からの産出記 録に引き続き、真名地域と上半原地域の中間に位置する大 納地域の黒当戸層の露頭(Fig. 2-1)から Parapallasiceras の産出が確認されたことにより, 真名-大納地域の黒当 戸層の一部と上半原地域の上半原層が対比されること になる.一方,真名地域の中島と長野地域の長野から Oxfordian の Kranaosphinctes matsushimai が産出してお り、真名地域南部の黒当戸層の一部と長野頁岩層も対比す ることができる、なお、これらのアンモノイドは九頭竜地 域の他地域からの確実な産出記録はなく,真名-大納地域 と長野 – 上半原地域の手取層群下部の層序が連続する可 能性を示唆する. また, Inoceramus maedae および比較 される種が上半原地域の上半原層(藤田ほか, 1998)と真 名地域中島の黒当戸層(山田敏弘 2013 年 8 月私信)から

飛騨外縁帯の中部石炭系に対し「長野層」という名称が使われており(山田ほか,1958; Yamada, 1967), 混乱を避けるため、ここでは「長野頁岩層」 を用いる。

産出していることもこの対比を支持する.

山田ほか(1989)の地質図では、大納衝上断層の北縁に 沿って黒当戸層が東西に分布し、九頭竜湖北岸の長野地域 の長野頁岩層に連続するが、これより東方では尖減し、消 滅する (Fig. 2). 一方, Fujita (2002:fig. 1) の地質図では、 上半原層は同じく九頭竜湖北岸で西方に尖減し、 消滅して いる.従って、黒当戸層-長野頁岩層-上半原層の海成層 が互いに連続するものとして解釈した場合。同時期の堆積 物を含む二つの海成層が九頭竜湖北岸で消滅するという 問題を解決することができる。ただし、黒当戸層および長 野頁岩層に対して上半原層の頁岩層の厚さが薄いことに ついては,1)黒当戸層および長野頁岩層には褶曲がよく 発達しており(例えば、河合ほか、1957;前田、1961a,b)、 地層の見かけの厚さに反映されている。2) 岩相が側方に 変化し、東方の上半原地域ではより粗粒の堆積物として分 布している、などの可能性が考えられる、一方、長野頁岩 層と上半原層はそれぞれ Oxfordian と Tithonian と時代が 異なっていることから、長野-上半原地域において長野頁 岩層と上半原層が上下関係にある一連の層序を構成し、こ の層序全体が真名-大納地域の黒当戸層に対応している 可能性もある(Fig. 4). この場合、上述の長野地域と大納 地域との間の頁岩層の連続性が再検証の対象となる、いず れにしても、これらの課題は今後の詳細な地質調査によっ て解決する必要がある.

一方, 黒当戸層と上半原層より上位の地層に関しては、 両地域を対比する鍵層や特徴ある化石の産出は現在のと ころ知られていない、上半原地域では、上半原層より上位 の"伊月層"の複数層準に汽水棲二枚貝化石の産出が知ら れる(Fujita, 2002)が, 真名 – 大納地域の"九頭竜亜層 群上部層"には全く知られていない(山田ほか, 1989). 山田ほか(1989: figs. 2, 5)では、真名-大納地域内にお いても、本論文の黒当戸層がほぼ一定の岩相(黒色頁岩) と層厚(約500~600m)で追跡できるのに対し、この上 位の"九頭竜亜層群上部層"では、黒当戸層とは堆積シス テムが異なり、岩相の著しい側方変化(真名地域では礫岩 に富むが、東に向かうに連れて細粒となり、大納地域東部 では細粒~中粒砂岩を主体とする)を示すことを指摘して いる,従って、真名-大納地域と上半原地域とでは、真名 - 大納地域の"九頭竜亜層群上部層"堆積時に堆積環境が 異なっていた可能性があり、鍵層が認定できない現状では 同一時間面の認識は困難と言える.

ところで、前章で議論したように、汽水棲二枚貝 Myopholas tanakai の産出に基づけば、上半原地域の"伊月層"は Hauterivian (~ Barremian)を含むと考えられる.ただし、この場合、Kawagoe et al. (2012)が指摘するように、途中に時間間隙が存在しない場合には、上半原層の堆積時期から"伊月層"の堆積時期までに長い時間(1000万年以上)がかかっていることになる.一方、Kawagoeet al. (2012)は、真名地域の"九頭竜亜層群上部層"上部の火山角礫岩層から Barremian と Aptian境界付近のジルコン U-Pb 年代値(124.6 ± 2.3 Ma)を得ている. 従って、真名 – 大納地域と長野 – 上半原地域の手取層群は両者とも、少なくとも Oxfordian から Barremian におよぶ、ほぼ同時期の堆積物を含むものと考えられる(Fig. 4).

上半原地域と石徹白地域の手取層群の対比

従来、上半原地域と石徹白地域の手取層群は、石徹白亜 層群から赤岩亜層群にかけての.同じ一連の層序を示すと 考えられてきた(前田1957c;山田ほか,1989).藤田ほ か(1998)による上半原地域における海成層の発見以降 も基本的にその考え方は踏襲されている(例えば, Fujita, 2002). その理由の一つとして,石徹白地域と上半原地域 の双方で地質構造が共通していることが挙げられる。つま り、手取層群は基本的に北西-南東方向の走向で、北傾斜 の同斜構造である、しかし、上半原地域と石徹白地域の間 に位置する,飛騨片麻岩類の南北縁を区切り,東北東に延 びる断層に挟まれたブロック内においては、手取層群は北 東-南西方向の走向で南傾斜を示し、石徹白地域と上半原 地域に一般的な北傾斜の同斜構造とは、明らかに構造が異 なる(山田ほか, 1989) (Fig. 2). さらに、地質概説でも 述べたように、このブロック北東部付近に、前田(1957b) は九頭竜地域の赤岩亜層群最上部となる知那洞谷層を提 唱したのに対し、河合ほか(1957)では石徹白亜層群と赤 岩亜層群が、Fujita (2002) や松川ほか (2003) では後野 層が分布するとするなど、層序が確立していない、従って、 このブロック付近を境に、石徹白地域と上半原地域の層序 の連続性には疑問がある。

一方,上半原地域の"伊月層"は、上述のように Hauterivian (~ Barremian)を含む可能性があり、また 石徹白地域の石徹白亜層群上部層からは127 ± 2.5Maの 碎屑性ジルコン年代値が得られていることから(Kawagoe et al., 2012),石徹白地域と上半原地域の手取層群の少な くとも一部は同時期に堆積した可能性がある.しかし、石 徹白地域には、Fujita (2002)の上半原層に相当する明確 な海成層が認められないため、上半原地域の海棲軟体動物 化石産出層準を石徹白地域のどの層準に対比させるかに ついては統一した見解が得られておらず、両地域の手取層 群の対比はやはり課題として残る(Fig. 4).

ところで、上半原地域においては、研究者によって異 なった地層名の使用や、同じ地層名でも、地層の境界の 位置が違うため、混乱を招きやすい(例えば、山田ほか、 1989; Fujita, 2002; 松川ほか, 2003; Matsukawa, Ito et al., 2006, 2008). しかし、石徹白地域においては、九頭竜 亜層群と石徹白亜層群の境界、石徹白亜層群上部の伊月層 の下限、石徹白亜層群と赤岩亜層群の境界の位置に関して 研究者の見解はほぼ一致している. 従ってここでは、混乱 を避けるため、石徹白地域の石徹白亜層群と比較する場合 には、山田ほか(1989)の石徹白亜層群下部層(下部=山 原層、中部=葦谷層、上部=大淵層)と上部層(=伊月層) の用語を用いて議論する.

石徹白地域における上半原層に対比される層準一石徹 白地域における上半原層に対比される層準に関しては,海 棲,もしくは汽水棲軟体動物化石の産出層準に基づき,1) 石徹白亜層群上部層,2)石徹白亜層群下部層中・上部境 界付近,3)石徹白亜層群下部層下部,4)もともと堆積 しなかったか,もしくは馬ガ谷不整合で削剥されている とするものの4つの可能性が指摘できる(Fig. 4, Itoshiro areaの左欄参照).

1) と 2) は石徹白地域と上半原地域の層序対比に基づ

くものである.1) に関しては、山田ほか(1989)の地質 図では、上半原地域の海棲化石産出層準は石徹白亜層群上 部層内に含まれる.また、松川らも同じ海成層を彼らの伊 月層、つまり石徹白亜層群上部層と対比し、その時代を Tithonian前期とする根拠としている(松川ほか,2003; Matsukawa, Ito et al, 2006, 2008; Nishida et al, 2013). これに対し、Fujita (2002)は上半原層を彼の葦谷層と大 淵層の間に位置づけており、すなわち2)の立場をとる. ただし、上述のように、上半原層自体は西方に向かって尖 減し、石徹白地域には露出していない.

Kawagoe et al. (2012)は、石徹白地域の石徹白亜層群 上部層の砕屑性ジルコンのU-Pb年代値(127 ± 2.5 Ma) を示し、1)の上半原層と石徹白亜層群上部層の対比を否 定した.さらに、彼らは、2)のように石徹白地域の石徹 白亜層群下部層中・上部境界付近をTithonian前期に対比 した場合、石徹白亜層群下部層上部から石徹白亜層群上部 層〔前田(1952)の見積もりで層厚約300 m〕の堆積に、 途中に時間間隙が存在しない場合には1500万年以上もの 長い時間がかかったことになるという問題点を指摘し、4) の可能性を述べた.つまり上半原層は石徹白地域の石徹白 亜層群には対比されず、石徹白地域においては上半原層は 堆積しなかったか、あるいは、上半原層相当層がかつて堆 積していたにしても、石徹白亜層群基底の馬ガ谷不整合で 削剥されているとするものである。

ところで、前田(1952)は石徹白亜層群下部層下部の 礫岩中にイノセラムスを産する頁岩の再食礫が含まれる ことを指摘し、これを貝皿層由来と考えた、しかしなが ら、イノセラムスは、長野地域の長野頁岩層のほか、上半 原地域の上半原層にも、また、石徹白地域と同じく飛騨帯 の上に位置する荘川地域の御手洗層(Berriasian:佐藤ほ か、2008)にも知られている(Hayami, 1960;藤田ほか、 1998).さらに、馬ガ谷不整合の下位層は常に貝皿層より 上位の山原坂層であり、石徹白亜層群下部層下部が貝皿層 に直接接している例は知られていない(前田, 1952).こ のことから、上述の再食礫の由来は、上半原層や御手洗層、 もしくはこれらの相当層の可能性も考えられる.

3)は、石徹白亜層群下部層の礫岩の砂岩基質部から海 棲の三角貝の新種 Vaugonia (Vaugonia) yambarensis が 記載されている(Kobayashi, 1956)ことに着目し、石徹 白地域と上半原地域の海成層同士を対比させるものであ る.しかし、上半原地域に産出が知られるのはアンモノ イドやイノセラムス、腕足類などで(藤田ほか, 1998; Fujita, 2002;松川ほか, 2003; Sato and Yamada, 2005)、 石徹白地域とは産出化石が異なる.また、上半原地域では 頁岩、石徹白地域では主に礫岩と、海棲化石を産出する岩 相も異なっており、両地域の間に著しい同時異相の存在を 考える必要がある.なお、この解釈の場合、石徹白亜層群 下部層下部から石徹白亜層群上部層〔前田(1952)の見積 もりで層厚約530 m〕の堆積に、途中に時間間隙が存在し ない場合には1500万年以上の時間がかかったことになる.

以上のように、石徹白地域における上半原層に対比される層準に関しては結論が得られていない。現時点では「4) 上半原層はもともと堆積しなかったか、馬ガ谷不整合で削 剥されている」という考えが最も矛盾が少ないと考えられ るが、この仮説を検証するためには、Kawagoe et al. (2012) も指摘するように,石徹白地域の石徹白亜層群下部層下部 の時代決定が待たれる.さらに言えば,模式地である石徹 白地域における石徹白亜層群の層序や時代論の再整理の 結果次第で,他の地域の手取層群中部への「石徹白亜層群」 という名称の適用の是非についても再検討が必要になる 可能性もある.

上半原地域の手取層群上半部と石徹白地域の石徹白亜 層群との対比一上半原地域においては、上半原層より下 位の"葦谷層"および上半原層のほか、上半原層より上 位の"伊月層"の複数層準から Myrene などの汽水棲二枚 貝化石が産出する(前田、1957c; Fujita, 2002; Sato and Yamada, 2005). 一方,石徹白地域の石徹白亜層群下部層 中部から Ostrea の化石が報告されているほか、同亜層群 上部層の複数の層準からも Ostrea や Myrene の産出が知 られている(前田、1952; Fujita, 2002; 松川ほか、2003; Matsukawa et al., 2006; Nishida et al., 2013). 前章で議論 した海棲化石の産出も考え合わせると、両地域は、当時、 長期にわたって陸域と海域の境界付近に位置していたと 考えられる. 従って、これらの汽水棲二枚貝化石の産出の みを基準にして両地域の層序を対比するのは避けた方が 良いと考える.

松川ほか(2003)および Matsukawa et al. (2006)では, おそらく石徹白地域の手取層群最上部の後野層と上半原 地域の手取層群上半部との岩相の違い(後野層は主に厚い 砂岩からなるのに対し,上半原地域のものは主に砂岩泥岩 互層からなる)を重視し,「上半原地域には厚い"伊月層" が存在するが,後野層はほとんど分布しない」という見解 が示されている.その後,石徹白地域と上半原地域との層 序の連続性を重視する立場から,この見解には疑問が呈さ れた(Sano et al., 2008; Matsukawa, Ito et al., 2008). し かし,上述したように石徹白地域と上半原地域の層序の連 続性には疑問が生じており,上半原地域の手取層群上半 部,すなわち"伊月層"および"赤岩亜層群後野層"と, 石徹白地域の石徹白亜層群および赤岩亜層群の対比につ いては再検証すべきであろう.

ところで、石徹白地域北西の打波川地域において、石徹 白亜層群最上部とされる地層から Hauterivian 後期とされ るアンモノイド Pseudothurmannia sp. が産出しており(後 藤、2007;松川・淺原、2010)、また、石徹白地域の石徹 白亜層群上部層からは127 ± 2.5 Maの砕屑性ジルコン年 代値が得られている(Kawagoe et al., 2012)(Fig. 4). 川 越らが既に指摘したように、数値年代値の誤差を考慮すれ ば、上半原地域の"伊月層"および石徹白地域の石徹白亜 層群上部層,打波川地域の石徹白亜層群最上部がほぼ同時 期に堆積していた可能性がある.しかしながら、これら3 地域が当時同一の連続した堆積盆を構成していたのか、異 なる堆積盆でたまたま同時期に堆積したのかは現時点で は判断できない. 前者の場合, 馬ガ谷不整合直上の石徹白 亜層群下部層下部が上半原地域のどの層準に対比される のか, つまり上半原地域と石徹白地域間の地層の連続性が 確立した時期が、後者の場合は、石徹白地域と上半原地域 が、つまり北列と中列の手取層群の分布域が現在のような 位置関係になった時期が興味ある課題として提示される.

11

"九頭竜亜層群"中の海成層の分布の再検討

地質概説で述べたように、九頭竜地域の手取層群の主要 な分布は、東西方向の断層で境された、北列、中列、南 列の3列に分けてとらえることができる。従来、3列の手 取層群それぞれに、九頭竜亜層群の貝皿層および相当層 が分布するとされてきた(前田, 1952, 1957c, 1961a, c; 河合ほか。1957)。北列には九頭竜亜層群の模式地が存在 し、貝皿層に Bathonian 最後期から Callovian のアンモノ イド群集帯3帯が設定されている (Sato, 1964; Sato and Westermann, 1991). Oxfordian のアンモノイド群集帯が 設定されたのは山原坂層ではなく、中列の長野頁岩層であ ると考えられるものの、山原坂層自体の時代もアンモノイ ドの産出から Oxfordian であることが示唆される。中列の "貝皿層"は本論文で黒当戸層あるいは長野頁岩層とした もので、少なくとも Oxfordian と Tithonian の海成層を含 むと考えられる. なお, 北列の山原坂層と, 中列の長野頁 岩層および黒当戸層の一部はほぼ同時代と考えられるも のの,前者は砂岩主体であるのに対し,後者は頁岩主体と 岩相が異なるほか、アンモノイドの産出数や多様性にも著 しい違いがある(前者で産出数が少なく多様性に乏しい) 点でも注目される.

南列には、九頭竜湖岸の下半原や荷暮川付近に、アンモ ノイドやベレムナイト、イノセラムス、三角貝などを産す る海成層(下半原頁岩層)が分布し、貝皿層相当層とされ ている(前田, 1957a).しかし,下半原頁岩層のアンモ ノイドは、前田 (1957a) によって Perisphinctes spp. と されたものの、これまでに図示されたことはない(佐藤、 2008: p. 93, 94). また、イノセラムスについては、"下半 原頁岩層から産出する Inoceramus A sp. は大納川流域の 貝皿頁岩層に挟在する酸性凝灰岩から産出する種と酷似 し、下半原頁岩層産 Inoceramus B sp. は貝皿地域では朝 日の北方から, 庄川上流地域では御手洗層の M_t から産出 する種と酷似する(前田, 1957a: p. 232-233)"とされて いる. さらに前田 (1961c) は、Hayami (1960) による 「貝皿層産 Inoceramus は御手洗層や杉崎層産 Inoceramus と共通のものがなく、貝皿層のものがより古い」という 見解を引用しており、イノセラムスの種を用いて貝皿層 と、御手洗層およびその相当層を識別できる可能性があ る. 大納地域の海成層は本論文で Tithonian とされ、また 御手洗層も最近では Berriasian とされることから(佐藤 ほか、2008)、イノセラムスの類似性に基づくと、南列の 手取層群の海成層も貝皿層相当層ではなく, Tithonian ~ Berriasian の可能性が考えられる.

さらに、Kimura (1958a) は、南列に含まれる、持穴 あるいは箱ケ瀬付近に分布する落合砂岩頁岩互層(前田, 1957a)から Onychiopsis elongata (Geyler) Yokoyamaの 産出を報告している。また Matsumoto (2012)も、面谷 川対岸の九頭竜湖北岸に露出する手取層群からの同種の 産出に言及している。Yamada and Uemura (2008)によ ると、日本付近における Onychiopsis の産出は Oxfordian より後の時代に限られる。下半原頁岩層が落合砂岩頁岩互 層よりも上位にあたることを考えあわせると、下半原頁岩 層は九頭竜亜層群貝皿層とは時代が異なると考える方が 合理的である。

以上をまとめると、1) 中列と南列の"貝皿層相当層" は貝皿層とは同時期ではなく, 前者は おそらく Oxfordian ~ Tithonian に、後者は Tithonian ~ Berriasian に堆積し た.2) 貝皿層の分布は従来の想定よりもはるかに狭く. 北列の手取層群, すなわち石徹白地域のみに限られる, 3) 北列の山原坂層と、中列の長野頁岩層と黒当戸層の一部は ほぼ同時代(Oxfordian)に堆積したが、岩相などが著し く異なるものと考えられる、このように、各列において手 取層群の層序をはじめ、海成層の時代や岩相が異なること から、まず各列の層序を明らかにした上で、各列間の層序 対比を議論する必要がある.現状では詳細な時代データが 得られている層準が限られていることから、九頭竜亜層群 や石徹白亜層群の模式地が存在する石徹白地域と、他の列 に属する地域の層序対比には課題が残る、従って、他地域 の手取層群に対する,「九頭竜亜層群」や「石徹白亜層群」 という名称の適用の是非についても今後検討が必要にな る可能性がある.

ところで、中列の手取層群は北傾斜であるのに対し、南 列は主に南傾斜を示しており(前田, 1957a), 地質構造が 異なっている。また、南列の手取層群中には堆積性蛇紋岩 などが報告され、手取層群のオリストストローム説が提 唱されるなど(相馬ほか、1983)、中列と南列の手取層群 は堆積物の構成や形成場が違う可能性がある. さらに、南 列の中でも、荷暮変成岩体の南北で下半原頁岩層の岩相 や堆積環境が異なることが指摘されており(前田, 1955, 1957a), 将来両者は区分される可能性すらある. また, 南 列の手取層群においては、三畳系成羽層群や下部ジュラ 系岩室層から報告されたが (例えば Kimura and Tsujii, 1981). 手取層群からは極めて産出が稀な. 後期三畳紀~ 前期ジュラ紀の植物群を代表するシダ植物 Hausmannia が 報告されている点でも注目される(前田, 1961a;山田敏 弘 2013 年 8 月私信). このように, 南列の手取層群の層序 および生物相の解明や詳細な時代決定、そして中列と南列 の手取層群の関係はさらに検討する必要がある.

手取層群における海成層の年代と分布

手取層群の海成層は、富山県有峰地域および牛負地域、 岐阜県飛騨古川地域および荘川地域,石川県手取川地域, 福井県九頭竜地域および美山地域に分布するとされてき た(前田 1961c; Fujita, 2003; 平澤ほか, 2010). このうち, 最近の見直しにより,美山地域では実際には海成層は存在 しないとされている(山田ほか, 2008).近年,各地域の 手取層群でアンモノイドの検討が進み、時代論の見直しが 相次いでいる(佐藤・蜂矢ほか, 2003; Sato and Yamada, 2005;後藤, 2007;松川ほか, 2007;佐藤・浅見ほか, 2008; Matsukawa and Fukui, 2009; 松川·淺原, 2010; Sato et al., 2012). この結果, 手取層群には, Bathonian-Oxfordian, Tithonian-Berriasian, Hauterivian-Barremian の3回の海進が記録されていると解釈されて いる(松川ほか、2007).しかし、アンモノイドは一般に より詳細な時代解像度で議論されることから、ここでは Bathonian-Oxfordian と Tithonian-Berriasian をさらに2 分し、Bathonian-Callovian (Stage Ia), Oxfordian (Stage Ib), Tithonian (Stage IIa), Berriasian (Stage IIb),

age	Arimine	Ushioi	Hida-Furukawa	Shokawa	Uchinamigawa	Itoshiro	Mana–Ono	Nagano– Kamihambara	transgression stage
Barremian			Inagoo Em						ter ata an III
Hauterivian			magoe rm		Itoshiro Subgroup				← stage III
Valanginian									
Berriasian				Mitarai Fm					← stage IIb
Tithonian							Kurotodo Fm	Kamihambara Fm	← stage IIa
Kimmeridgian							?		
Oxfordian	Arimine Fm	Kiritani Fm				Yambarazaka Fm	Kurotodo Fm	"Nagano Shale"	← stage Ib
Callovian						<i>V.</i>			4
Bathonian						Kaizara Fin			- stage 1a
Selected ammonoid references in each area	Matsukawa, Koarai et al. (2008) Sato et al. (2012)	Sato (1962) Sato and Westermann (1991)	Matsukawa et al. (2007) Matsukawa and Fukui (2009)	Sato, Hachiya et al. (2003) Sato, Asami et al. (2008)	Goto (2007) Matsukawa and Asahara (2010)	Sato (1962) Sato and Westermann (1991)	Sato (1962) this work	Sato (1962) Sato and Yamada (2005)	modified from Matsukawa et al. (2007)

FIGURE 5. Ages of ammonoid-bearing strata of the Tetori Group. Areas to the left of the double line are located in the Hida Belt, and the Mana-Ono and Nagano-Kamihambara areas to the right are in the Hida Gaien Belt. All the dated marine formations (in grey) represent the transgression stages. In the Kurotodo Formation, Oxfordian and Tithonian ammonoids were discovered, but the horizons are not discriminated. Three ammonoid assemblage zones in the Late Bathonian-Early Callovian are recognized in the Kaizara Formation. The Inagoe Formation (in light gray) is only broadly assigned to an Hauterivian-Barremian age.

Hauterivian-Barremian (Stage III) の5つに分けて議論 する.

本論文を含めて、アンモノイドで時代論の検討がな されている地層について、現時点で入手できるデータ を Figure 5 に整理する. 最初の海進期では, Bathonian-Callovian (Stage Ia) の海成層は九頭竜地域北列の石徹白 地域のみだが、Oxfordian (Stage Ib) の海成層は、九頭 竜地域北列の石徹白地域、中列の長野地域と真名地域のほ か,有峰地域と牛負地域まで広く分布する.次の海進期で は、Tithonian (Stage IIa)の海成層は九頭竜地域中列の 真名-大納-上半原地域に, Berriasian (Stage IIb)の海 成層は荘川地域に、さらに Hauterivian-Barremian (Stage III)の海成層は飛騨古川地域と打波川地域に分布する. なお、これらの地域や層準以外にもアンモノイドやベレ ムナイトなどの産出が知られる海成層〔例えば石徹白地 域の大井谷層や栃餅山層,飛騨古川地域の杉崎層(前田, 1952, 1958)〕が存在するが、これらの地層は現時点では時 代が明確でないため、今回の議論から省く.

手取層群は一般に飛騨帯と飛騨外縁帯内に分布すると される.Figure 5 に整理した手取層群の海成層が分布す る地域のうち,有峰地域 (Stage Ib) および牛負地域 (Stage Ib), 荘川地域 (Stage IIb) は飛騨帯内に分布する.飛騨 古川地域では,手取層群は飛騨帯と飛騨外縁帯の両方に分 布するが, 稲越層 (Stage III) の分布は船津花崗岩類の分 布域内にあり (松川ほか, 2007),飛騨帯内に限られると 判断される.九頭竜地域でも,手取層群は飛騨帯と飛騨 外縁帯の両方に分布するが,海成層に関しては,北列の 打波川地域 (Stage III) と石徹白地域 (Stage Ia, Ib) の ものは飛騨帯内に*²,中列の真名-大納-長野-上半原地 域 (Stage Ib, IIa) と南列の九頭竜湖南岸地域 (おそらく Stage IIa もしくは IIb) のものは飛騨外縁帯内に分布する.

以上をまとめると、Stage Ia の海成層は、現在得られて いるデータからは、おそらく飛騨帯内のごく狭い範囲(九 頭竜地域北列の石徹白地域)にしか分布していないものと 考えられる. Stage Ib の海成層は、飛騨帯内の九頭竜地域 北列の石徹白地域、有峰地域と牛負地域、飛騨外縁帯内の 九頭竜地域中列の真名地域と長野地域と、飛騨帯と飛騨外 縁帯にまたがって広く分布している. Stage IIa の海成層 は、飛騨外縁帯内の九頭竜地域中列の真名-大納地域と上 半原地域に, Stage IIb のものは飛騨帯内の荘川地域のみ に分布している. このほか, stage IIa もしくは IIb は, 飛 騨外縁帯内の九頭竜地域南列にも分布する可能性がある. 一方, Stage III の海成層は飛騨帯内の飛騨古川地域と九 頭竜地域北列の打波川地域に限られている. このように. 手取層群においては各ステージの海成層がどの地域にも 分布するのではなく、九頭竜地域においては北列・中列・ 南列の違い、あるいは各地域における手取層群の基盤の違 いにより、どのステージの海成層がどのような規模で分布 するかが異なっているとも解釈できる.

手取堆積盆の形成過程については、河合(1956)や前田(1961b, c)の古典的な考察があるが、最近、手取層群にアジア大陸東縁部における右横ずれ場から左横ずれ場への転換が記録されているというモデルが提唱された(大

*2 石徹白地域の石徹白亜層群最下部(山原層)から字奈月変成岩の高変成 度部に相当すると解釈される十字石-珪線石片岩礫が報告されており (Tsujimori, 1995),また石徹白地域の手取層群の分布の南にあたる朝日地 域には,飛騨変成岩類とされる晶質石灰岩と断層で接して,字奈月帯構成 要素とされる結晶片岩が分布している(浅見,1979;Hiroi,1981;東田ほか, 2004).従って,石徹白地域の手取層群の後背地に、少なくとも石徹白亜 層群最下部堆積時には、字奈月帯相当の変成岩類が露出していた可能性が 高い、しかしながら、本論文では,飛騨片麻岩類の分布を重視し,石徹白 地域は飛騨帯内に存在するものとして議論する. 藤, 1998; Otoh, 1998; Otoh et al., 2003). 手取層群の各 ステージの海成層の分布が,飛騨帯や飛騨外縁帯など,基 盤の違いによって異なることは,手取層群の堆積期間内で あっても時期によって堆積盆の形成場やその規模に違い があることを示している可能性がある. 今後は,情報量 の比較的乏しい飛騨外縁帯内に堆積したと考えられる手 取層群,例えば,岐阜県の飛騨古川地域東部および福地 地域(前田, 1958;河合, 1961; Tsukada, 2003;松川ほ か, 2007),富山県薬師岳地域(原山ほか, 1991;竹内・ 滝沢, 1991),富山県-新潟県境付近の朝日地域および糸 魚川地域(Chihara et al., 1979;滝沢, 1980, 1988;後藤, 1986;富山県教育委員会, 2003;冨田ほか, 2006;酒井 ほか, 2012),長野県木崎地域(Kimura, 1958b)などの 詳細な層序や時代論の解明が期待される.

さらに、飛騨外縁帯内に分布する手取層群の一部が横ず れに伴う剪断帯に沿って分布したり, 剪断帯によって切ら れたりする例が報告され、飛騨外縁帯における剪断帯の形 成が手取堆積盆の形成に関与した可能性も指摘されてい る (Otoh et al., 2003; 大藤ほか, 2004), 南列の手取層群 の北東-南西方向にのびたレンズ状の分布は、主として ペルム~三畳系の飛騨外縁帯構成岩類 [栗原(2001)の 小椋谷-此木谷型層序系列,および本戸層 (Kawagoe et al., 2013)]と共に、右横ずれデュープレックス(狩野・ 村田, 1998)を形成するとも解釈できる. この場合, 南列 の手取層群の堆積後に横ずれデュープレックス構造が形 成されたことになり、右横ずれ運動の時期の下限を区切る ことができる。また、南列の手取層群は、中列の手取層群 とは離れた場所で堆積した可能性が示唆される.一方、栗 原(2001)の影路-大谷型層序系列の飛騨外縁帯構成岩類 のうち,シルル~デボン系の子馬巣谷層と上穴馬層,伊勢 変成岩類および規模の大きな蛇紋岩体は、南列の手取層 群の分布と小椋谷 – 此木谷型層序系列の分布の境界沿い で、特にデュープレックスの南北縁を境する断層に近接し た場所付近に主に分布しており(束田ほか、2004)、飛騨 外縁帯構成岩類の現在の分布をもたらした過程を考える 上で興味深い. さらに伊勢変成岩体の北縁には手取層群に 対比される非変形のハアミ谷(=羽見谷)夾炭層(河合ほ か、1957)が分布するが、その堆積盆形成は「大藤ほか (2004)の剪断帯 D」の形成と関連する可能性が指摘され ており(大藤ほか, 2004),ハアミ谷夾炭層の時代論は飛 騨外縁帯の構造発達史を考える上でも注目される、一方、 笹生川沿いや伊勢川沿いに延び、飛騨外縁帯構成岩類およ び南列の手取層群と、美濃帯構成岩類との境を画する「大 藤ほか(2004)の剪断帯 E」は手取層群の砂岩、泥岩を強 く変形させ、かつ、左横ずれの剪断センスを示しており、 この地域における複雑な構造運動の存在を示唆する.この ように、南列の手取層群の時代論や変形過程の検討によっ て、手取堆積盆の形成過程の解明ばかりか、アジア大陸東 縁部における横ずれセンスの転換というモデルにも時期 的な制約を与えられる可能性がある.

今後,手取層群中の複数層準の海成層の存在や砕屑性ジ ルコンの U-Pb 年代測定などを鍵として,各地域の手取層 群の層序に時間軸を入れることにより,基盤の違いに着目 した上で,その対比や時代論などを詳細に明らかにするこ とが,手取層群に記録された後期中生代の古環境や生物相 の変遷, さらには飛騨外縁帯の構造発達史の解明にも貢献 できるものと期待する.

謝 辞

福井県大野市在住の丸山哲也氏には,採集された貴重な アンモノイドを本研究のためにご提供いただいた.査読者 である深田地質研究所の佐藤 正氏,金沢大学の山田敏弘 氏,紀要編集委員会の小西健二委員長,糸魚川淳二委員, 一島啓人編集幹事には原稿を丁寧に読んでいただき,原稿 を改善する上で非常に有益な示唆をいただいた.特に山田 敏弘氏には,手取層群の層序および岩相,植物および動物 化石の産出情報およびその意義について詳しくご教示い ただき,また議論していただいた.成田貴人の進級論文の ための地質調査は,東京大学理学部地質学教室(当時)の 故速水 格氏,大路樹生氏,藤本光一郎氏に指導していた だいた.以上の方々に心より感謝する.

引用文献

- Arkell, W. J., B. Kummel and C. W. Wright. 1957. Mesozoic Ammonoidea; pp. L80–L441 in R. C. Moore (ed.), Treatise on Invertebrate Paleontology, Part L, Mollusca 4, Cephalopoda, Ammonoidea. Geological Society of America and University of Kansas Press.
- 浅見正雄. 1979. 飛騨帯荒島岳・利賀・和田川地域の泥質 変成岩;41-49, 加納 博教授記念号刊行委員会(編), 日本列島の基盤 一加納 博教授記念論文集,秋田.
- Chihara, K., M. Komatsu, T. Uemura, S. Shiraishi, T. Yoshimura and M. Nakamizu. 1979. Geology and tectonics of the Omi-Renge and Joetsu tectonic belts (5): Geology and tectonics of the Omi-Renge tectonic belt. Science Reports of Niigata University, Series E, 5: 1-61.
- Donze, P., and R. Enay.1961. Les céphalopodes du Tithonique inférieur de la Croix-de-Saint-Concors près Chambéry (Savoie).Travaux du Laboratoire de Géologie, de la Faculté des Sciences de Lyon, nouvelle série, 7 : 1-236, pls. 1-22.
- Fujita, M. 2002. A new contribution of the stratigraphy of the Tetori Group, adjacent to Lake Kuzuryu, Fukui Prefecture, Central Japan. Memoir of the Fukui Prefectural Dinosaur Museum 1: 41-53.
- Fujita, M. 2003. Geological age and correlation of the vertebrate-bearing horizons in the Tetori Group. Memoir of the Fukui Prefectural Dinosaur Museum 2 : 3-14.
- 藤田将人・宮本隆実・田中 均. 1998. 福井県和泉村東部 地域に分布する手取層群石徹白亜層群から産出したイ ノセラムス化石とその意義. 地質学雑誌 104:52-55.
- 深田淳夫. 1949. 日本産ジュラ紀菊石図鑑. 地球の科学 4: 13-27, pls. 4-6.
- 福井市自然史博物館. 1997. 福井市自然史博物館資料目録 「下野谷豊一氏収集アンモナイトコレクション」. 福井市 自然史博物館,福井, 30 pp.

- 後藤道治. 1986. 富山県・新潟県に分布する下部ジュラ 系来馬層群最上部層より植物化石 Onychiopsis elongata (Geyler) Yokoyama の発見. 富山市科学文化センター 研究報告9:87-88.
- 後藤道治.2007.福井県大野市打波川地域の手取層群石徹 白亜層群から産出した白亜紀前期アンモノイド化石.福 井県立恐竜博物館紀要6:27-34.
- 蜂矢喜一郎・水野吉昭. 2004. 誌上展示室「ジュラ紀のア ンモナイト (II)」一日本のジュラ紀アンモナイト (2) —. 化石の友 50:2-24.
- 半田直人・安曽潤子・Yin Juarun・松岡 篤. 2008. 福 井県九頭竜川上流地域の手取層群貝皿層における軟体 動物化石層序. 日本古生物学会 2008 年年会講演予稿集: 68.
- 原山 智・竹内 誠・中野 俊・佐藤岱生・滝沢文教.
 1991. 槍ヶ岳地域の地質.地域地質研究報告(5万分の 1地質図幅).地質調査所, 190 pp.
- Hasegawa, T., T. Hibino and S. Hori. 2010. Indicator of paleosalinity : Sedimentary sulfur and organic carbon in the Jurassic-Cretaceous Tetori Group, central Japan. Island Arc 19 : 590–604.
- Hayami, I. 1960. Jurassic inoceramids in Japan. Journal of the Faculty of Science, University of Tokyo, Section 2, 12: 277–328, pls. 15–18.
- 平澤 聡・柏木健司・藤田将人. 2010. 富山県に分布する 上部ジュラ~下部白亜系手取層群の海成層と恐竜足跡 化石. 地質学雑誌 116 (補遺): 103-121.
- Hiroi, Y. 1981. Subdivision of the Hida metamorphic complex, central Japan, and its bearing on the geology of the Far East in pre-Sea of Japan time. Tectonophysics 76: 317-333.
- 堀 純郎・堀内文夫. 1942. 福井縣中龍鑛山及び某附近の 地質・鑛床. 地質学雑誌 49:298-318.
- 井尻正二. 1936. 福井縣九頭龍川上流地方の地質. 地質学 雑誌 43:479-480.
- International Commission on Stratigraphy (ICS). 2010. International stratigraphic chart. http://www. stratigraphy.org/
- 石渡 明. 2003. 飛騨ナップは存在するか―中部日本の地 質学の大問題―. 月刊地球 25:898-906.
- 狩野謙一·村田明広. 1998. 構造地質学. 朝倉書店. 東京. 298 pp.
- Kawagoe, Y., N. Mori, S. Sano, Y. Orihashi, K. Yamamoto, Y. Ishizaki, Y. Kouchi and S. Otoh. 2013 (this volume). Evidence for Late Permian-Triassic volcanism in the Hida Gaien Belt, Southwest Japan : New U-Pb ages from the Motodo, Ashidani, and Otani formations. Memoir of the Fukui Prefectural Dinosaur Museum 12 : 17-33.
- Kawagoe, Y., S. Sano, Y. Orihashi, H. Obara, Y. Kouchi and S. Otoh. 2012. New detrital zircon age data from the Tetori Group in the Mana and Itoshiro areas of Fukui Prefecture, Central Japan. Memoir of the Fukui Prefectural Dinosaur Museum 11: 1–18.

河合正虎. 1956. 飛騨山地西部における後期中生代の地殻

変動:第1報(荒島岳南方山地の地質学的研究). 地質 学雑誌 62:559-573.

- 河合正虎. 1961. 飛騨高原東部における後期中生代の地殻 変動 —越中 – 飛騨山地の地質学的研究—. 地質調査所 月報 12:903-920.
- 河合正虎・平山 健・山田直利. 1957. 5万分の1地質図 及び説明書「荒島岳」. 地質調査所. 110 pp.
- Kimura, T. 1958a. On the Tetori flora (Part 1). Mesozoic plants from the Kuzuryu Sub-Group, Tetori Group, Japan. Bulletin of the Senior High School attached to the Tokyo University of Education 2-2: 1-47, pls. 1-4.
- Kimura, T. 1958b. Mesozoic Plants from the Kizaki District, Nagano Prefecture, Japan; 135-138, 藤本治 義教授還曆記念会(編), 藤本治義教授還曆記念論文集, 東京.
- Kimura, T., and M. Tsujii. 1981. Early Jurassic plants in Japan. Part 3. Transactions and Proceedings of the Palaeontological Society of Japan, New Series, 124 : 187-207, pls. 30-32.
- 小林 学. 1954. 福井県大野郡西谷村付近の地質. 東京教 育大学理学部地質学鉱物学教室研究報告 3:35-42.
- 小林貞一. 1951. 白山をめぐる地域の地質―特に手取統に ついて一. 石川県土木部計画課. 18 pp. 2 付図.
- Kobayashi, T. 1956. Some Jurassic trigonians from central and west Japan. Studies on Jurassic trigonians in Japan. Part V. Japanese Journal of Geology and Geography 27: 1-8.
- Kozai, T., K. Ishida, F. Hirsch, S.-O. Park and K.-H. Chang. 2005. Early Cretaceous non-marine mollusc faunas of Japan and Korea. Cretaceous Research 26 : 97–112.
- 公文富士夫・梅澤貴司. 2001. 岐阜県荘川村,御手洗川支 流松山谷に分布する手取層群の堆積相. 地球科学 55: 321-328.
- 椚座圭太郎・後藤 篤・横山一己. 2002. 手取層群のテク トニクスと堆積場の解明; pp. 89-102,石川県白山自然 保護センター(編),手取川流域中生代手取層群調査報 告書.石川県,金沢.
- 栗原敏之. 2001. 飛騨外縁帯の層序系列:その構造発達史 における意義. 地球惑星科学関連学会 2001年合同大会: Gm-006.
- Kusuhashi, N., H. Matsuoka, H. Kamiya and T. Setoguchi. 2002. Stratigraphy of the late Mesozoic Tetori Group in the Hakusan Region, central Japan: an overview. Memoirs of the Faculty of Science, Kyoto University, Series of Geology and Mineralogy, 59 : 9–31.
- 前田四郎. 1952. 福井縣九頭龍川上流地域の手取統の層位 學的研究. 地質学雑誌 58:401-410.
- 前田四郎. 1955. 手取層群の化石相. 千葉大学文理学部紀 要1:293-299.
- 前田四郎. 1957a. 福井・岐阜県境地域の手取層群の層序 と構造. 地質学雑誌 63:225-237.
- 前田四郎. 1957b. 福井県打波川および石徹白川流域の手 取層群の層序と構造. 地質学雑誌 63:357-365.
- 前田四郎. 1957c. 福井県九頭竜川上流上半原地域の手取 層群の層序と構造. 千葉大学文理学部紀要2:143-147.

- 前田四郎. 1958. 飛騨山地の手取層群の層序と構造. 地質 学雑誌 64:388-398.
- 前田四郎. 1961a. 福井県九頭竜川南域の手取層群の層序. 地質学雑誌 67:23-31.
- 前田四郎. 1961b. 福井県九頭龍川南域における手取層群 の構造発達史の一解釈. 地質学雑誌 67:189-198.
- 前田四郎. 1961c. 手取層群の地史学的研究. 千葉大学文 理学部紀要 3:369-426.
- 前田四郎・堀 芳孝. 1950. 福井縣下のユラ紀菊石の新産 地. 鉱物と地質 3:253-254.
- Manabe, M., P. M. Barrett and S. Isaji. 2000. A refugium for relicts? Nature 404 : 953.
- 松川正樹・淺原拓麻.2010.石川・福井県境の打波川流域 に分布する手取層群の層序:白山地域と九頭竜川地域の 対比.東京学芸大学紀要自然科学系 62:119-130.
- Matsukawa, M., and M. Fukui. 2009. Hauterivian-Barremian marine molluscan fauna from the Tetori Group in Japan and late Mesozoic marine transgressions in East Asia. Cretaceous Research 30 : 615-631.
- 松川正樹・福井真木子・小荒井千人・浅倉 努・青野宏美. 2007. 手取層群で確認された三番目の海進相:岐阜県飛 騨市古川町周辺に分布する手取層群について.地質学雑誌 113:417-437.
- Matsukawa, M., M. Ito, N. Nishida, K. Koarai and M. G. Lockley. 2008. Reply to the discussion of Sano et al. Cretaceous Research 29 : 174–181.
- Matsukawa, M., M. Ito, N. Nishida, K. Koarai, M. G. Lockley and D. J. Nichols. 2006. The Cretaceous Tetori biota in Japan and its evolutionary significance for terrestrial ecosystems in Asia. Cretaceous Research 27 : 199–225.
- Matsukawa, M., K. Koarai, M. Fukui, K. Suzuki, Y. Ogawa, S. Kikukawa, M. Kometani and T. Hamuro. 2008. A gigantic ammonite from the Upper Jurassic Arimine Formation of the Tetori Group, Japan. Bulletin of the Tateyama Caldera Sabo Museum 9 : 1–10.
- 松川正樹・中田恒介. 1999. 手取層群の分布域中央部の層 序と堆積環境の変遷:非海生軟体動物化石群集に基づい て. 地質学雑誌 105:817-835.
- 松川正樹・西田尚央・小荒井千人・林 慶一・青野宏美・ 伊藤 慎. 2003. 福井県の九頭竜川上流地域東部の手取 層群の層序と白山周辺地域の手取層群との比較. 東京学 芸大学紀要 第4部門 数学・自然科学 55:191-200.
- Matsumoto, T. 2012. Geology of the Hida Gaien Belt in the upper Kuzuryu-gawa River area in Ono City, Fukui Prefecture, Central Japan. Resource Geology 62 : 384– 407.
- 松岡廣繁・平澤 聡・イングリス マシュー・寺島容子・楠 橋 直・長谷川善和. 2009. 前期白亜紀における"カブ トガニのポンペイ遺跡":石川県白山市瀬戸野(下部白 亜系手取層群)の*Kouphichnium* 生痕化石群の概要.化 石研究会誌 141:62-75.
- Matsuoka, H., N. Kusuhashi, T. Takada and T. Setoguchi. 2002. A clue to the Neocomian vertebrate fauna :

initial results from the Kuwajima "Kaseki-kabe" (Tetori Group) in Shiramine, Ishikawa, central Japan. Memoirs of the Faculty of Science, Kyoto University, Series of Geology and Mineralogy, 59 : 33-45, pls. 1-8.

- Narita, Y. 1990MS. General Geology of the Jurassic Tetori Group around the Nakatatsu Mine. Third grade thesis (Shinkyu Ronbun). Geology Department, School of Science, University of Tokyo. 34 pp. 4 figs.
- Nishida, N., A. Shirai, K. Koarai, K. Nakada and M. Matsukawa. 2013. Paleoecology and evolution of Jurassic-Cretaceous corbiculoids from Japan. Palaeogeography, Palaeoclimatology, Palaeoecology 369: 239-252.
- 大石三郎. 1933. 手取統,特にその化石帶に就いて(1). 地質学雑誌 40:617-644.
- 大藤 茂. 1998. 横すべり場における手取層群堆積盆の形成. 日本地質学会第 105 年学術大会講演要旨:233.
- Otoh, S. 1998. Late Jurassic to Early Cretaceous Tectonic Inversion in Eastern Margin of Asia ; pp. 19–36 *in* Y. H. Kim (ed.), International Symposium on Earth and Environmental Sciences, Basic Science Research Institute of Gyeongsang National University, Jinju.
- 大藤 茂・丹羽正和・束田和弘・青山正嗣・松本孝之. 2004. 飛騨外縁帯九頭竜地域の剪断帯群概報. 地質学雑誌 110:598-607.
- Otoh, S., K. Tsukada, K. Kasahara, K. Hotta and M. Sasaki. 2003. Outline of the shear zones in the Hida Marginal Belt. Memoir of the Fukui Prefectural Dinosaur Museum 2 : 63-73.
- 酒井佑輔・伊藤 剛・茨木洋介・吉野恒平・石田直人・梅 津 暢・中田健太郎・松本明日香・日野原達哉・松本 健・松岡 篤. 2012. 新潟県糸魚川地域の境川右岸の手 取層群水上谷層の岩相と層序. 糸魚川市博物館研究報告 3:1-11.
- Sano, S., K. Kubota and A. Yabe. 2008. "The Cretaceous Tetori biota in Japan and its evolutionary significance for terrestrial ecosystems in Asia" [Cretaceous Research 27 (2006) 199-225] — Discussion. Cretaceous Research 29 : 168-173.
- Sato, T. 1962. Etudes biostratigraphiques des ammonites du Jurassique du Japon. Mémoires de la Société Géologique de France, Nouvelle Série, Mémoire no. 94 : 1-122, pls. 1-10.
- Sato, T. 1964. Le Jurassique du Japon zones d'Ammonites. Comptes Rendus et Mémoires, Colloque du Jurassique, Luxembourg, 1962: 885–896.
- 佐藤 正. 2008. 手取層群アンモナイトの総括的リスト. 財団法人深田地質研究所年報 9:79-107.
- 佐藤 正・浅見照子・蜂矢喜一郎・水野吉昭. 2008. 岐阜 県庄川上流御手洗層からベリアシアン(白亜紀前期)ア ンモナイト Neocosmoceras の発見. 瑞浪市化石博物館 研究報告 34:77-80.
- 佐藤 正・蜂矢喜一郎・水野吉昭. 2003. 岐阜県荘川村 の手取層群から産出したジュラ紀末期 – 白亜紀初期ア ンモナイト. 瑞浪市化石博物館研究報告 30:151-167.

- Sato, T., M. Goto, M. Fujita and Y. Tanaka. 2012. Late Jurassic ammonites from the Tetori Group in Arimine area of Toyama Prefecture, northern Central Japan. Bulletin of the Toyama Science Museum 36: 1–8.
- Sato, T., and G. E. G. Westermann. 1991. Japan and South-East Asia; pp. 81–108 in G. E. G. Westermann and A. C. Riccardi (eds.), Jurassic Taxa Ranges and Correlation Charts for the Circum-Pacific, Part 4. Newsletter on Stratigraphy 24, Berlin and Stuttgart.
- Sato, T., and T. Yamada. 2005. Early Tithonian (Late Jurassic) ammonite *Parapallasiceras* newly discovered from the Itoshiro Subgroup (Tetori Group) in the Hida Belt, northern Central Japan. Proceedings of the Japan Academy, Series B, 81 : 267–272.
- 下野谷豊一・高橋芳夫. 1990. 図録福井県産アンモナイト. 福井市立郷土自然科学博物館,福井,74 pp.
- 相馬恒雄・丸山茂徳・松島健一郎・山本誠・松本謙一. 1983. 飛騨外縁帯西部地域のオリストストロームとその 造構論的意義. 富山大学教育学部紀要 31:13-23.
- 竹内 誠・滝沢文教. 1991. 飛騨山地薬師岳地域の手取 層群の堆積環境と後背地解析. 地質調査所月報 42: 439-472.
- 滝沢文教.1980.飛騨外縁帯北東縁部の中生界(予報). 総合研究飛騨外縁帯研究報告1:59-63.
- 滝沢文教. 1988. (3) 中生界; pp. 10-12, I 日本の地質『中部地方 I』編集委員会(編), 日本の地質4:中部地方 I. 共立出版,東京.
- Tashiro, M. 1994. On some selected bivalve fossils from various localities of Cretaceous strata in Japan. Memoirs of Faculty of Science, Kochi University, Series E, Geology, 15: 7-19, pls. 1-2.
- 田代正之. 1994. 日本の白亜紀二枚貝相 Part 2:四万十 帯、飛騨・三郡帯、東北・北海道の白亜系. 高知大学学 術研究報告 自然科学編 43:1-42.
- 冨田 覚・竹内 誠・横田秀晴・常盤哲也. 2006. 飛騨外 緑帯北東緑部に分布する手取層群の層序と地質構造. 日 本地質学会第 113 年学術大会講演要旨: 179.
- 富山県教育委員会. 2003. 富山県の手取層群 手取層群調 査事業基礎調査成果資料集. 富山県, 109 pp.
- Tsujimori, T. 1995. Staurolite-bearing sillimanite schist cobble from the Upper Jurassic Tetori Group in the

Kuzuryu area, Hida Mountains, central Japan. Journal of the Geological Society of Japan 101 : 971–977.

- Tsukada, K. 2003. Jurassic Dextral and Cretaceous Sinistral Movements Along the Hida Marginal Belt. Gondwana Research 6: 687–698.
- 束田和弘·竹内 誠·小嶋 智. 2004. 飛騨外縁帯の再定義. 地質学雑誌 110:640-658.
- 若林健介・佐藤 弘. 1966. 中竜鉱山北部鉱床群の地質構 造規制と鉱床探査について. 鉱山地質 16:161-171.
- 脇本晃美. 2000MS. 福井県九頭竜地域の地質と化石. 富 山大学理学部地球科学科卒業論文. 100 pp.
- Wright, C. W., J. H. Calloman and M. K. Howarth. 1996. Cretaceous Ammonoidea ; pp. 1-277 in R. L. Kaesler (ed.), Treatise on Invertebrate Paleontology, Part L, Mollusca 4, Revised, Cephalopoda, Ammonoidea. Geological Society of America Inc. and University of Kansas Press.
- Yamada, K. 1967. Stratigraphy and Geologic Structure of the Paleozoic Formation in the Uper Kuzuryu River District, Fukui Prefecture, Central Japan. Science Reports of the Kanazawa University 12: 185-207.
- 山田一雄・尾崎金右衛門・加藤 誠・吉田慎太郎・小西 優. 1958. 福井県大野郡和泉村の古生層について. 地質学雑 誌 64:691.
- 山田一雄・丹羽 茂・鎌田雅道. 1989. 福井県九頭竜川上流地 方の手取層群の層序と岩相変化. 地質学雑誌 95:391-403.
- Yamada, T., and K. Uemura. 2008. The plant fossils from the Kaizara Formation (Callovian, Jurassic) of the Tetori Group in the Izumi district, Fukui Prefecture, Central Japan. Paleontological Research 12: 1–17.
- 山田敏弘・守嶋 輝・松本みどり.2008.福井県足羽川地 域に分布する上部ジュラ〜下部白亜系手取層群の層序. 福井県立恐竜博物館紀要7:83-89.
- 山田敏弘・横山一巳・椚座圭太郎. 2005. 砂岩中の砕屑性 粒子の化学的特性に基づく足羽川地域の手取層群の層 序対比. 日本地質学会第112 年学術大会講演要旨:227.
- 横山又次郎. 1902. 越前産のアンモナイトに就て. 地質学 雑誌 9:387-390.
- Yokoyama, M. 1904. Jurassic ammonites from Echizen and Nagato. Journal of the College of Science, Imperial University of Tokyo, Japan 19: 1–17, pls. 1–4.