岡山県津山市北西部における中・古生界コンプレックスの検討

山 岡 祐 二*

Meso-Paleozoic complex in northwestern part of Tsuyama City, Okayama Prefecture, Japan

Yuji Yamaoka

Abstract

Radiolarian and conodont biostratigraphy and examination of sandstone composition are the useful tool for the terrane subdivision of Meso-Paleozoic rocks in northwestern part of Tsuyama area, Okayama Prefecture. They comprise three units, namely, the Kagamino Jurassic accretionary complex, the Naru sandstone unit of Late Permian Ultra-Tanba, and the Nakadani unit of high P/T metamorphics. The Nakadani unit was previously called the Chizu Terrane of the "Sangun metamorphic rocks", while the Kagamino complex is non-metamorphosed Jurassic accretionary complex. The Nakadani unit is distributed both northern and southern sides of the Kagamino complex.

- (1) Two sub-units (the southern sub-unit, the northern sub-unit) of the Nakadani unit are composed mainly of pelitic schists which are intercalated with thin psammitic schist and siliceous schist beds. Psammitic schists of this unit are metamorphosed quartz-rich arenite, bearing garnet grains.
- (2) The Kagamino complex, an equivalent of the Tanba rock consists of mudstone melange, including clasts of sandstones, cherts, greenstones siliceous mudstones, black mudstones and limestones. Sandstones of this unit are lithic or feldspathic wacke with a large amount of acid-intermediate volcanic rock fragments. This unit contains clasts of Middle Permian to Early Jurassic chert, Late Triassic to Early Jurassic siliceous mudstone and black mudstone. The Kagamino complex is apparently in thrust contact with both sub-units of the Nakadani unit.
- (3) The Naru sandstone unit consists of massive sandstones, of which are very similar to those of the Late Permian Oi Formation of the Ultra-Tanba Terrane in lithology and sandstone composition. Sandstones of this unit are lithic wacke characterized by a large amount of acid-intermediate volcanic rock fragments. These lines of evidence indicates the Kagamino complex is possible Type II suite of Tanba Terrane, especially to the TII c sub-unit, while the Nakadani unit is regarded to be metamorphic rocks of the TII b sub-unit of the Tanba rocks. The Naru sandstone unit occur as a thin sliver of an equivalent of the Ultra-Tanba rocks.

Iはじめに

西南日本内帯の先白亜系の諸地帯は構造的上位により,飛驒帯,三郡-蓮華帯,秋吉帯,舞鶴帯, "三郡

^{*} 島根大学理学部地質学教室. Department of Geology, Faculty of Science, Shimane University, Matsue, 690, Japan.

変成岩",超丹波帯、丹波帯からなり、それらがパイ ルナップ構造をなしている(早坂, 1987; Ishiga, 1990; Ishiwatari, 1990). このうち先ジュラ紀地帯と ジュラ紀地帯の境界は超丹波帯と丹波帯に相当する. 前者(A地帯群)中にも丹波帯構造岩や変成岩("三 郡変成岩")が構造的に分布することが知られてい る. "三郡変成岩"は低温高圧の変成岩で結晶片岩の 放射年代によって柴田・西村(1989)は、これを約 300Ma(石炭紀)グループ,約 220Ma(トリアス紀) グループ,約 180Ma (ジュラ紀) グループの3つのグ ループに区分している。また、丹波帯は石賀(1983) によりⅠ型地層群とⅡ型地層群に分けられ、さらにⅡ 型地層群は、砂岩の鉱物組成や陸源砕屑岩の年代によ り4つのサブユニット (TⅡa, TⅡb, TⅡc, TⅡd) に細 分されている (楠・武蔵野, 1990). 中国地方には"三 郡変成岩"が広範囲に分布し、その中に弱変成~非変 成岩が存在する.

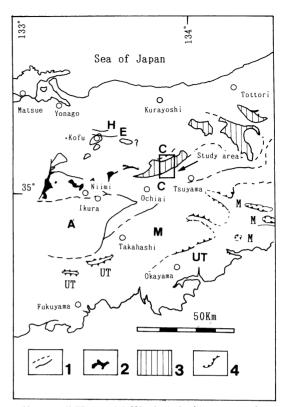
岡山県津山市北西部には"三郡変成岩"と弱変成~ 非変成岩が分布し,前者は約 180Ma グループで智頭 地帯と呼ばれており(柴田・西村,1989),後者は早坂 (1987) や杉本ほか(1990) によって丹波帯の構成岩 類とされている。両者の地質関係を調べることによ り、変成岩とその源岩の類推、変成岩の形成過程を解 明されよう。

標題地域においてはこれらの地質体の識別と詳細な記述はなされていない. そこで,中・古生界の岩相・層序と構成岩類の砂岩及び砂質片岩の鉱物組成に注目し,構成岩類の構造単元の区分を試みた.

Ⅱ地質概略

検討地域は岡山県津山市北西部の奥津町と鏡野町との町境付近を中心とした地域である(第1図,第2図). 丹波帯相当層は中央部に東西帯状に分布し,南部には緑色塊状砂岩を主とする小岩体が東西に点々と分布する. "三郡変成岩"はこれらの南北両方に東西に帯状に延びている. 丹波帯相当層と南部の"三郡変成岩"との境界付近には砂岩泥岩互層からなるトリアス系の成羽層群相当層のスラブが断層に挟みこまれている. これらの中・古生層は白亜紀~古第三紀初期の花崗岩類,火山岩類に貫入され,さらに,これらは新第三系の勝田層群の上に衝上している(河合,1957).

本研究により(1)丹波帯相当層,(2)丹波帯相当層中の 特異な砂岩及び(3) "三郡変成岩"の3つの地質体を識 別し、それぞれ新たに(1)鏡野コンプレックス,(2)成砂



第1図 位置図及び地質概略図(石賀ほか,1991) H:飛驒帯,E:江尾構造帯,A:秋吉帯,M:舞鶴 帯,UT:超丹波帯,C:智頭帯("三郡変成 岩"),1:各地帯の境界,2:超塩基性岩,3:丹 波帯相当層,4:ペルム紀後期のスラスト

岩ユニットそして(3)中谷ユニットと呼ぶ.

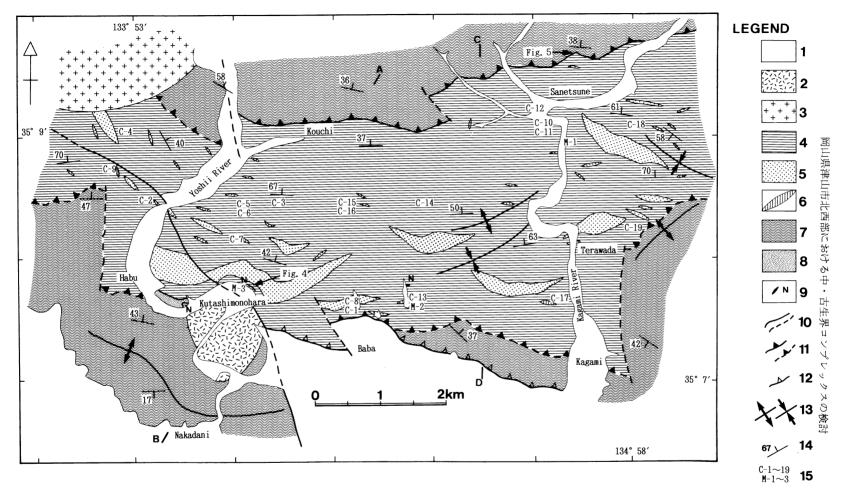
Ⅲ 地質記載

鏡野コンプレックス,成砂岩ユニットおよび中谷ユニット(北部サブユニット,南部サブユニット)は構造的に繰り返しており,検討地域では下位より中谷ユニット(南部サブユニット),鏡野コンプレックス,中谷ユニット(北部サブユニット)からなり,成砂岩ユニットは鏡野コンプレックス中に断層で挟み込まれている。これらのユニットはいずれも北傾斜の中~高角度断層で接している。

1) 鏡野コンプレックス(新称)

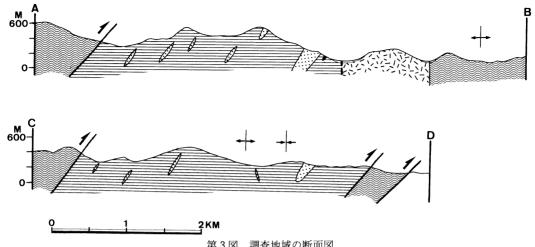
<分布>奥津町久田上原地域から鏡野町寺和田地区 にかけて東西帯状に広く分布する,南方および北方で 中谷ユニットと北傾斜の中~高角度断層で接する.

<模式地>鏡野町真経から寺和田地区にかけての 香々美川沿い.



第2図 調査地域の地質図

1:第四紀~第三紀層,2:流紋岩類,3:奥津花崗閃緑岩,4-6:鏡野コンプレックス(4:泥質混在岩,5:砂岩,6:層状チャート),7:中谷ユニット,8:成羽層群相当層,9:成砂岩ユニット,10;断層及び推定断層,11;スラスト及び推定スラスト,12;美作スラスト,13;アンチフォーム及びシンフォーム,14;走向傾斜,15;化石産出地点



第3図 調査地域の断面図

<岩相>剪断を受けた泥岩を基質にもつメランジか らなり、その中に大小さまざまな大きさの砂岩, チャート、黒色泥岩、緑色岩及び石灰岩を礫ないしレ ンズ状岩体として含む地質体である.砂岩は細粒~中 粒で塊状のものが多く、青灰色で泥岩のクラストを多 く含むのが特徴的である。チャートは緑灰色~白灰色 のものが多く,ペルム紀中世後期からトリアス紀新世 の種々の年代を示すコノドントおよびトリアス紀新世 からジュラ紀古世の放散虫化石を得た. また, 泥岩基 質中に含まれる黒色塊状泥岩よりトリアス紀新世から ジュラ紀古世と思われる放散虫化石を産出する.

2) 成砂岩ユニット (新称)

<分布>奥津町久田下原地域の2地点及び鏡野町馬 場地区北東の極楽寺付近の1地点に分布, 鏡野コンプ レックス中に北傾斜の高角度断層によって挟み込まれ ている.

<模式地>奥津町久田下原の成地区の町道沿い.

<岩相>細粒で緑灰色の塊状砂岩を主としている. 見かけの積算層厚は約10~40mと薄く、小さなレンズ 状岩体をなす.砂岩には石灰質なものが多く,鏡野コ ンプレックスとの境界付近では断層角礫を伴う断層に おいて境される.

3) 中谷ユニット

調査地域では南部サブユニットと北部サブユニット に細分され, 前者は鏡野コンプレックスの南方に, 後 者は北方にそれぞれ位置している. 両者ともに泥質片 岩を主とするが, 南部サブユニットでは緑色片岩と珪 質片岩が、北部サブユニットでは砂質片岩が卓越して いる. また、南部のものは北部のものに比べ、変成度 が弱い. 鏡野ユニットとは南, 北方で北傾斜の中~高 角度断層で接している.

A. 南部サブユニット

<分布>鏡野町中谷,香々美地区を中心とした地域 に東西帯状に分布.

<模式地>鏡野町中谷地区の県道沿い,同町香々美 地区の香々美川沿い.

<岩相>主に泥質片岩からなり、砂質片岩、珪質片 岩、緑色片岩を含み、顕著な片理が発達している、泥 質片岩は珪質部と炭質部が縞状になっているものが多 く,波長数mm~10mmほどの微摺曲がみられる.砂質片 岩は灰白色のものが多く、砕屑鉱物はあまり残存して いない. 珪質片岩は淡い赤色を示すものが多く. 緑色 片岩に整合的に重なっている. 珪質片岩は数mm~数cm の成層構造が残っている所もみられたが, 再結晶が著 しく, 年代決定に有効な化石は得られなかった.

B, 北部サブユニット

<分布>奥津町河内地区から鏡野町百谷地区にかけ て東西帯状に分布.

<模式地>奥津町河内地区及び、鏡野町百谷地区、

<岩相>泥質片岩を主体とし、砂質片岩そして緑色 片岩からなる. 全般的に片理の発達が弱い. 砂質片岩 は泥岩クラストの多く入ったものが見られ, 鏡下では 酸性・中性火成岩や砕屑性の重鉱物など多くの残留砕 屑物が認められた.

№ 砂岩の比較

各ユニットの砂岩や砂質片岩の鉱物組成の比較を行 なった. 図版1にその顕微鏡写真を示す.

1. 鏡野コンプレックス

石質ワッケないし長石質ワッケである. 石英は多結晶石英が単結晶石英に比べてやや多く, 長石はカリ長石と斜長石をほぼ等量含む. 岩片は花崗岩質や安山岩質の酸性・中性火成岩が多い. 重鉱物はクリノゾイサイト, 白雲母, 緑レン石, ジルコン, 電気石が認められたが, ざくろ石はほとんど含まれない.

2,成砂岩ユニット

石質ワッケで、石英は単結晶石英が多く、長石は斜 長石が多く含まれる。岩片は鏡野コンプレックスと同 様に安山岩質及び花崗岩質のものが多い。重鉱物では 緑レン石、クリノゾイサイト、クサビ石、電気石、ジ ルコン、ザクロ石が含まれる。

3,中谷ユニット

南部サブユニットの砂質片岩は再結晶がひどく残留砕屑鉱物としては、石英、カリ長石、斜長石そして重鉱物としてジルコンが認められるにすぎなかった。一方、北部サブユニットのものは片理の発達は弱く、多くの砕屑物が残っている。岩片では安山岩質及び花崗岩質の酸性・中性火成岩が見られる。重鉱物では無色でクラックの発達したざくろ石が多く、その他には緑レン石、クリノゾイサイト、電気石、白雲母、ジルコン、チタン石、リン灰石が認められた。

Ⅴ 産出化石及び年代

これまで、鏡野コンプレックスからは、Toyohara (1977)によりメランジに含まれる層状チャートよりトリアス紀中世ラディニアン前期と考えられるコノドントが報告されている。本研究において21地点のチャート、層状チャートに伴う珪質泥岩そして黒色泥岩よりコノドント及び放散虫化石を得た。それらの産出地点を第2図に化石のリストを第1表に示す。なお、コノドント及び放散虫化石の年代は猪郷(1979)、Yao (1982) および Isozaki and Matsuda (1982) に基いた。

1,放散虫

C-17, 18(層状チャート):

Archaeospongoprunum sp., Triassocampe (?) sp.

C-13 (層状チャート): Triassocampe (?) sp. B

C-9 (層状チャート) : Triassocampe nova (?) YAO

C-11, 15, 19 (層状チャート):

Triassocampe (?) sp.

C-8 (層状チャート) : Canoptum (?) sp.

C-12 (層状チャート) からは Nassellaria (?) と思われる紡錘形の放散虫が得られた(図版 2-9).

Triassocampe 属はトリアス紀中世ラディニアン後期からノーリアン中期, Canoptum 属はトリアス紀新世からジュラ紀古世に産するとされている (Yao, 1982).

C-16 (珪質泥岩) : Canoptum Triassicum YAO C-10 (珪質泥岩) : Canoptum Triassicum YAO

Parahsuum sp. M-1, 2, 3 (黑色泥岩): Parahsuum sp.

Parahsuum 属はジャラ紀古世に産する (Yao, 1982).

2, コノドント

8地点の層状チャートからトリアス紀型およびペルム紀型コノドントを産した.

C-4: Anchignathodus minutus permicus 160, Gondolella sp.

C-6: Gondolella sp.

C-7: Cypridodella sp.

C-5: Epigondolella sp., Gondolella polygnathiformis (?) BUDUROV & STEFANOV

C-1 : Epigondolella abneptis ${\tt HUCKRIEDE}$

C-14: Epigondolella postera KOZUR & MOSTLER

C-2, 3: Gondolella sp.

Anchignathodus minutus permicus IGOはペルム

第1表 産出したコノドント及び放散虫化石のリスト

	Lithology									cher								s.	ms.		b.ms.	
	Species Locality number	C-1	C-2	C-3	C-4	C-8	C-6	C - 7	C-8	C-9	C-11 C	C-12 (C-13C-	14 C -15	C-17	C-18	C-19	C-10	C-16	M-1	M- 2	M-3
	Archaeospongoprunum sp.														*	*						
radi	Triassocampe(?) sp.B												*			•••				1		
	T. nova(?)									*			•									
₽ B	T. (?) sp.									×	*		*	*	*	*	*					
laria	Canoptum Triassicum									•••	-•-		-•-		-•-	•••	•••	*	*			
-	C. (?) sp.								*									"	•	1	*	
Ш	Parahsuum sp.								•									*		*	*	*
	Anchignathodus minutus permicus				*													1				
	Cypridodella sp.				•			*														
conodont	Gondolella polygnathiformis(?)					*																
	Epigondolella abneptis	*				•														l		
	E. postera												*	<				1				
	E. sp.					*							•					1				
	Gondolella sp.		*	*	*		*															

紀中世後期, C-6の Gondolella sp.およびC-7の Cypridodella sp. は形態から判断してペルム紀型とみなされる (猪郷, 1979). Epigondolella 属はトリアス紀新世カーニアン後期~ノーリアンに産する (Isozaki and Matsuda, 1982). C-2, 3の Gondolella sp. は形態から判断してトリアス紀のものと判断される. 3、鏡野コンプレックスの形成年代

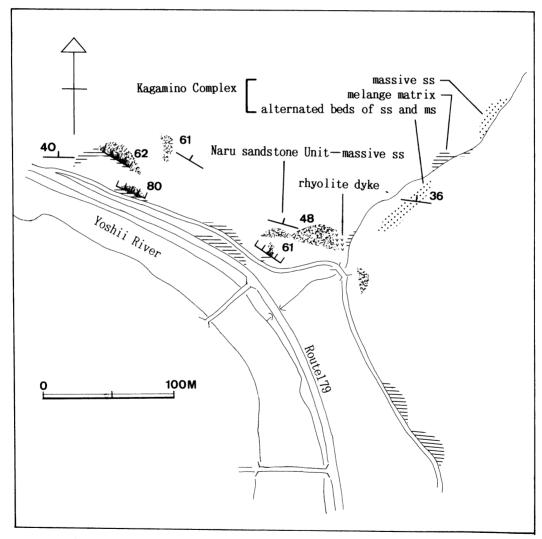
鏡野コンプレックスはペルム紀中世後期〜ジュラ紀古世の幅広い年代を示すチャート,トリアス紀新世〜ジュラ紀古世の年代を示す珪質泥岩や黒色泥岩を含んでいる。しかもこれらの岩体はメランジ中のスラブであり、複雑に混在化していることが明らかとなった。

これら混在岩の形成年代は最も若い年代を岩石の堆積 以降とすれば、黒色泥岩の年代、すなわちジュラ紀古 世前期以降である.

VI 地質構造

地質構造は、大きくみて東西方向に延びており、鏡野コンプレックス内では北東-南西及び北西-南東の褶曲軸をもつ小規模な1アンチフォーム、2シンフォームが存在する。また、中谷ユニット(南部サブユニット)には規模の大きなアンチフォームが発達している。

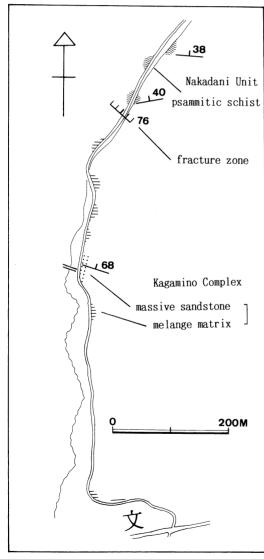
1,鏡野コンプレックスと成砂岩ユニットとの



第4図 成砂岩ユニットと鏡野コンプレックスとの境界付近のルート図ss:砂岩 ms:泥岩

地質関係

両ユニットの境界は模式地の奥津町久田下原の成地区や鏡野町馬場地区北東の極楽寺付近で確認できた.いずれの場所でも北傾斜の高角度断層で接しており,0.5~1 mほど断層破砕帯を伴っている.また,成砂岩ユニットの緑色の塊状砂岩が角礫状になっているところも見られる.模式地である奥津町久田下原の成地区では,走向がN47°Wで北へ61°で傾斜していて,破砕帯を1 mほど伴っているのが確認できた.この断層の走向・傾斜は成砂岩ユニット及び鏡野コンプレックスの走向・傾斜と調和的である.ルートマップを第4



第5図 鏡野コンプレックスと中谷ユニット (北部 サブユニット) との境界付近のルート図

図に示す.

2,中谷ユニット(南部及び北部サブユニット)と鏡 野コンプレックスとの地質関係

鏡野コンプレックスと中谷ユニットの北部サブユ ニットの境界は鏡野町真経地区の香北小学校北の林道 沿いで見られた.両者は断層で接し、断層面の走向は N42°Wで傾斜は76°Nである. 厚さ10m以上の断層破 砕帯を伴う. 断層付近の両ユニットでは100mほど走 向・傾斜及び面構造は不規則になっている。 両ユニッ トの分布によって推定される断層の走向・傾斜は両ユ ニットの走向・傾斜及び面構造に調和的であることか ら鏡野コンプレックスが中谷ユニットの北部サブユ ニットに衝上していると思われる。ルートマップを第 5図に示す、中谷ユニットの南部サブユニットとの境 界も北傾斜の断層で接していると推定されるが確認で きなかった. 奥津町久田下原の土生地区の林道沿いの 両ユニットの境界付近の鏡野コンプレックスは40mほ ど破砕帯を伴い断層に近い所では岩石がひどく圧砕さ れている.

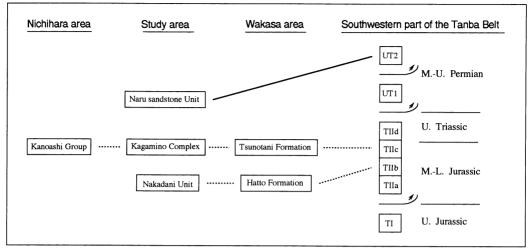
Ⅵ 考 察

1,各ユニットの帰属

津山北西部地域の各ユニットの構成岩類の年代,岩相及び砂岩の鉱物組成によりその帰属の検討を行なった。また,砂岩の組織に基づく西南日本内帯の種々の地域の地帯の対比を行なった(第6図).

鏡野コンプレックスは、ペルム紀の層状チャートが含まれることから、丹波帯の『型地層群(石質、1983)に対比される。また、陸源砕屑岩はトリアス紀新世〜ジュラ紀古世の年代のものを含むと考えられることや砂岩の特徴より丹波帯『型地層群のT耳cサブユニット(楠・武蔵野、1990)に対比される。しかし、本ユニットはペルム紀の層状チャートはほんのわずかしか含まれず、ほとんどがトリアス紀中世〜新世のもずかしか含まれず、ほとんどがトリアス紀中世〜新世のものである。また、本ユニットに対比される鳥取県若桜地域の角谷層や島根県西部の鹿足層群の砂岩はT耳cサブユニットに類似するが、むしろ舞鶴帯のトリアス系の砂岩に近似するとされている(楠・武蔵野、1992 b)。よって、鏡野コンプレックスの砂岩は丹波地域の丹波帯とは異なった後背地から供給されたか、異なる堆積盆を形成していたと考えられる。

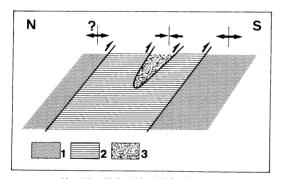
成砂岩ユニットの砂岩の特徴は、丹波帯西部の兵庫県多紀郡篠山盆地周辺に分布する味間層(石賀ほか、1987)やその相当層の砂岩に類似する.味間層は楠・



第6図砂岩の組成に基づく対比図

T I : 丹波帯 I 型地層群, T I a ~ T I d : 丹波帯 I 型地層群, U T 1 : 超丹波帯の氷上層相当層,

U T 2 : 超丹波帯の大飯層相当層



第7図 調査地域の模式断面図

1:中谷ユニット

2:鏡野コンプレックス

3:成砂岩ユニット

武蔵野(1991 a)により超丹波帯の大飯層相当層であるとしている.よって,本ユニットは超丹波帯の大飯層(UTⅡ)に対比されるといえる.

2, 各ユニット間の構造関係

第7図に模式断面図を示す.中谷ユニットの南部サブユニット中には大規模なアンチフォームが存在す

る. 北部サブユニットは調査範囲が狭いため確認できなかったが,アンチフォームが存在すると思われる. よって各ユニットはそれぞれアンチフォーム部に中谷ユニット($T \parallel b$)をしてシンフォーム部に鏡野コンプレックス($T \parallel c$)および成砂岩ユニット($U T \parallel$)が分布することになる. 構造的には下位より中谷ユニット($T \parallel b$),鏡野コンプレックス($T \parallel c$),成砂岩ユニット($U T \parallel$)と重なるパイルナップ構造が予想される.

謝 辞

本研究にあたり,島根大学理学部地質学教室の石賀 裕明助教授には野外の討論をはじめ原稿を読んでいた だいた.同教室地史学ゼミナールの山下雅之,石田耕 太郎両氏には室内作業において協力や助言をいただい た.また,奥津町奥津川西の光永御夫妻には宿泊の面 で便宜をはかっていただいた.記して感謝の意を表し たい.

文 献

早坂康隆,1987:西南日本内帯西部地域における中・ 古生代構造作用の研究.広島大学地学研報,27, 119-204.

猪郷久治,1979:二畳紀コノドントの生層序. 鹿沼茂三郎教授退官記念論文集,日本の二畳系ならびに三畳系におけるコノドントとナマコの骨片による生層序,5-20.

石賀裕明, 1983: "丹波層群"を構成する2組の地層

- 群について一丹波帯西部の例一. 地質雑, 89, 443-454.
- 一一,楠 利夫,武蔵野実,桐村成已,田中俊 江,1987:兵庫県篠山地域における超丹波帯氷上層 相当層の発見.地質雑,93,301-303.
- Ishga, H., 1990: Ultra—Tamba Terrane. Pre—Cretaceous Terranes of Japan, IGCP 224 Special Publication 97-107.
- 一一, 菅原 勝, 飯泉 滋, 1991: 大山南西江府町における飛驒帯南縁の古生代末収束帯, 江尾構造帯. 島根大学地質学研報, 10, 53-56.
- Ishiwatari, A., 1990: Yakuno Ophiolite and Related Rocks in the Maizuru Terrane. Pre—Cretaceous Terranes of Japan, IGCP 224 Special Publication 109-120.
- Isozaki, Y. and Matsuda, T., 1982: Middle and Late Triassic Conodonts from bedded chert sequences in the Mino-Tanba Belt, Southwest Japan, Part I: Epigondolella. Jour. Geosci., Osaka City Univ., 25, 103-136.
- 河合正虎,1957: 津山東部図幅の地質と美作衝上について. 地質雑,289.
- 楠 利夫,武蔵野実,1989:丹波帯の砂岩の特性. 地球科学,43,75-84.

- -----, -----, 1990:超丹波帯, 丹波帯および 舞鶴帯のペルムー三畳系砂岩―モード組成とその比 較―. 地球科学, 44, 1-11.
- ------, -------, 1991a: 丹波帯南西部の"非丹 波層群"の砂岩--モード組成とその比較---. 地球科 学, 45, 39-50.
- 柴田 賢,西村祐二郎,1989:三郡結晶片岩の同位体 年代,地質学論集,No.33,317-341.
- 杉本 孝,早坂康隆,原 郁夫,1990:中国地方先白 亜紀付加体の地質構造-白亜紀花崗岩地殻形成前史 -.月刊地球,12,430-435.
- Toyohara, F., 1977: Early Mesozoic tectonic development of the north—western Chichibu geosyncline in West Chugoku, Japan. *Jour. Fac. Sci. Univ. Tokyo, Sec. II*, 19, 305.
- Yao, A., 1982: Middle Triassic to Early Jurassic Radiolarians from the Inuyama area, central Japan. *Jour. Geosci., Osaka City Univ.*, 25, 53-70.

図版の説明

図版 1

各ユニットの砂岩及び砂質片岩の顕微鏡写真

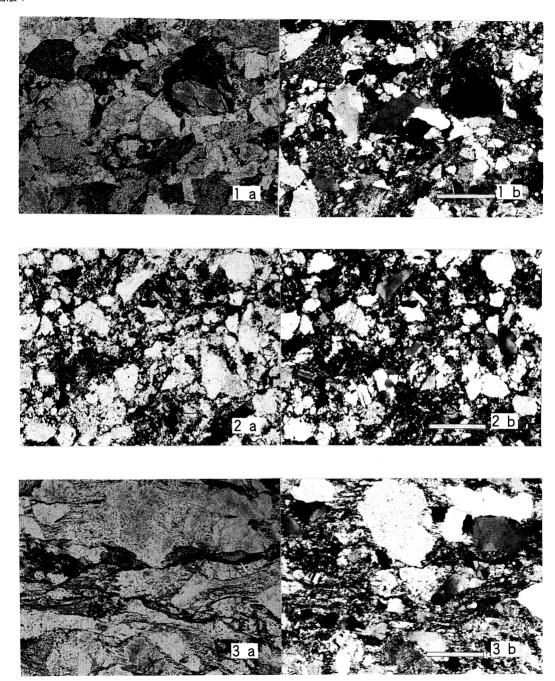
- 1:鏡野コンプレックスの砂岩(aはオープンニコル, bはクロスニコル)
- 2:成砂岩ユニットの砂岩 (aはオープンニコル, bはクロスニコル)
- 3:中谷ユニットの砂質片岩(aはオープンニコル, bはクロスニコル) スケールは0.5mm

図版 2

- 1, Anchignathodus minutus permicus 160
- 2, Gondolella sp.
- 3, Epigondolella postera KOZUR & MOSTLER
- 4, Epigondolella abneptis HUCKRIEDE
- 5, Archaeospongoprunum sp.
- 6, Triassocampe nova (?) YA0
- 7, Canoptum (?) sp.
- 8, Parahsuum sp.
- 9, Gen. et sp. indet.

スケールは100μm

図版 1



図版 2

