FORMAZIONE SOSIO

A. NOME DELLA FORMAZIONE: "formazione Sosio" (cfr. "Osservazioni").

Sigla: SOS

Formalizzazione: originariamente proposta [17].

Autore/i: Gemmellaro G.G. (1887).

Riferimento bibliografico: Gemmellaro G.G. (1887) - La fauna dei calcari con Fusulina della Valle del fiume Sosio nella provincia di Palermo. Fasc. 1. Cephalopoda; Ammonoidea.

Giorn. Sc. Nat. Econ., 19: 1-106, Palermo [12].

Eventuali revisioni: [17], [7].

Altri lavori: [2], [8], [9], [10], [11], [15], [16] (cfr. "Commenti").

Unità di rango superiore: Unità di rango inferiore:

B. CARTA GEOLOGICA NELLA QUALE COMPARE: nessuna.

Autore/i della carta:

Data di pubblicazione:

Scala della carta:

Note illustrative di riferimento:

Monografia allegata alla carta:

- **C. SINONIMIE E PRIORITÀ**: "calcari del Sosio", "calcari con *Fusulina* della Valle del Fiume Sosio" (denominazioni originali) [12]; "calcari di Palazzo Adriano" [2]; "Permiano del Sosio" [16]; "complesso del Sosio" [8]; "Rupe del Passo di Burgio limestones" e "Pietra di Salomone limestones" [7].
- **D.** SEZIONE-TIPO: non designata: Località-tipo: Pietra di Salomone (cfr. "Osservazioni").

Tavoletta della località-tipo: 266 I NE, Bivona.

Coordinate della base della sezione-tipo:

Latitudine: Longitudine:

Sezioni stratigrafiche di supporto: Pietra di Salomone [11].

Affioramenti tipici: Torrente S. Calogero (Palazzo Adriano): Pietra di Salomone, Rupe del Passo di Burgio, Rocca di S. Benedetto (o "Pietra dei Saracini"), Rupe di S. Calogero (cfr. "Commenti").

E. ESTENSIONE DEGLI AFFIORAMENTI: meno di 10 kmq (desunta dall'area complessiva)

Regione: Sicilia.

F. CARATTERI LITOLOGICI DI TERRENO: calcari bianchi fossiliferi, massicci, d'aspetto compatto, costituiti da una breccia calcarea risedimentata più o meno grossolana, eterometrica, a struttura disorganizzata, con ciottoli da subangolari ad arrotondati, non orientati, in matrice marnosa grigio-verdastra; brecce e calcareniti gradate, in sequenze *fining upward* [8]; calcari fini ben stratificati, riccamente fossiliferi, con strutture geopetali; sono presenti anche calcilutiti cerulee ad Ammoniti e Crinoidi (Passo di Burgio) [11], [15].

I litotipi descritti rappresentano facies di scogliera (nei clasti), brecce di pendio deposte per *debris flow* e depositi torbiditici [11].

CARATTERI LITOLOGICI DI LABORATORIO:

Microfacies: boundstones algali e a Poriferi, grainstones ad Alghe e Fusulinidi, packstones e grainstones a grana media nella parte sommitale dell'unità; tra i clasti calcarei: grainstones, floatstones/wackestones, floatstones/boundstones bioclastici, boundstones fossiliferi, [11].

G. SPESSORE DELL'UNITÀ E SUE VARIAZIONI: non determinabile (cfr. "Commenti" e "Osservazioni" alla voce A).

Geometria esterna:

H. RAPPORTI STRATIGRAFICI (cfr. "COMMENTI").

Formazione/i sottostante/i: non affiorante per elisione tettonica.

Natura dei limiti:

Criteri utilizzati per fissare i limiti:

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:

Altre considerazioni:

Formazione/i sovrastante/i: non affiorante per elisione tettonica.

Natura dei limiti:

Criteri utilizzati per fissare i limiti:

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:

Altre considerazioni:

Formazione/i eteropica/e:

Natura dei limiti:

Criteri utilizzati per fissare i limiti:

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:

Altre considerazioni:

Formazione incassante:

Natura dei limiti:

Criteri utilizzati per fissare i limiti:

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:

Altre considerazioni:

I. FOSSILI: (cfr. "OSSERVAZIONI").

Macrofossili: Ammoniti: *Waagenoceras, Thalassoceras, Agathiceras*; Trilobiti; Ostracodi; Briozoi; Poriferi; Coralli; Brachiopodi; Crinoidi: *Ophiocistoidea, Ophiuroidea, Holoturoidea* (*Theelia mesopermiana* Kozur & Mostler); Anellidi; Cirripedi.

Microfossili: Alghe (Dasycladacee, Solenoporacee); Foraminiferi, Fusulinidi: *Kahlerina, Chusenella, Rugososchwagerina, Yangchienia, Rauserella, Neoschwagerina, Verbeekina, Reichelina*; Conodonti: *Mesogondolella siciliensis* (Kozur) [8]; microproblematica: *Archaeolithoporella* Endo, *Tubiphytes* Maslov.

L. ATTRIBUZIONE CRONOLOGICA

su base biostratigrafica: Permiano medio-superiore (Wordiano-Dzhulfiano). età radiometrica:

- **M. AMBIENTE DEPOSIZIONALE:** unità formatasi per risedimentazione alla base di scarpata, in prossimità di un bacino aperto con acque profonde [5], [11], [14] (cfr. "OSSERVAZIONI").
- **N. DOMINIO PALEOGEOGRAFICO DI APPARTENENZA:** bacino intracratonico di Lercara [3] (dominio Imerese e Sicano [4]); "sicanian basin" [5].
- **O.** UNITÀ STRUTTURALE DI APPARTENENZA: Unità Sicane (Unità Roccapalumba [6], Unità di Monte Rose [9]).

COMMENTI DI INTEGRAZIONE ALLE VOCI:

- A) L'unità è descritta nella precedente versione del "Catalogo delle Formazioni geologiche" [1].
- D) Blocchi minori degli stessi litotipi sono presenti come esotici nella "formazione Lercara" [17].
- G) Sono stati misurati 48 m apparenti in perforazione sull'affioramento-tipo [10]; in [11] è stimato uno spessore totale di 70 m.
- H) Passaggi verticali e laterali con altri depositi permiani del Torrente San Calogero sono ipotizzati sulla base della distribuzione delle bio e litofacies [5], [11].

Osservazioni del compilatore:

- A) L'unità è definita sulla base di alcuni affioramenti isolati in posizione tettonica anomala; non si possono riconoscere né il limite inferiore né quello superiore. Gli Autori successivi [15] si sono pronunciati per un abbandono del nome formazionale e per l'istituzione di nuove unità litostratigrafiche informali di rango non specificato ("Rupe del Passo di Burgio limestones" e "Pietra di Salomone limestones" [7]).
- D) L'affioramento corrispondente alla località-tipo viene designato ma non descritto nel lavoro istitutivo. Sezioni descritte si hanno in [11] e [15]. Gli affioramenti della Rupe del Passo di Burgio e della Rupe di S. Calogero sono stati parzialmente distrutti dai cercatori di fossili.
- I) L'unità, riccamente fossilifera, è stata oggetto sin dal secolo scorso, di numerosissimi studi a carattere paleontologico. Vengono qui citati alcuni recenti lavori di sintesi. Per ulteriori approfondimenti, si veda [11], [13], [15].
- M) Mascle [15] ipotizzava un ambiente di scogliera (facies recifale).

MOTIVI DELLA NON VALIDAZIONE:

Si tratta di un'unità di notevole valore storico che tuttavia presenta un'esigua estensione degli affioramenti (alla scala 1:50.000 è cartografabile soltanto la Pietra di Salomone). Inoltre, sotto il nome di "formazione Sosio" vengono accorpate due unità diverse costituite rispettivamente da calciruditi (megabrecce) e torbiditi ("Pietra di Salomone") e da calcilutiti ad Ammonoidi e calcareniti a Crinoidi ("Rupe del Passo di Burgio"). L'età wordiana di quest'ultima è ben documentata, mentre per il "calcare della Pietra di Salomone" viene ipotizzata un'età Permiano Superiore. La "formazione Sosio" è quindi da abbandonare. Ai fini cartografici, è possibile rappresentare i terreni corrispondenti all'interno del "complesso di Lercara".

Bibliografia:

[1] - AZZAROLI A. & CITA M.B. (1969) - Studi illustrativi della Carta Geologica d'Italia - Formazioni geologiche, 3: pp.180, Serv. Geol. d'It., Roma.

[2] - Baldacci L. (1886) - *Descrizione geologica dell'Isola di Sicilia*. Mem. Descr. Carta Geol. d'It., 1: 1-408, 37 figg., 10 tavv., 1 carta geol., Roma.

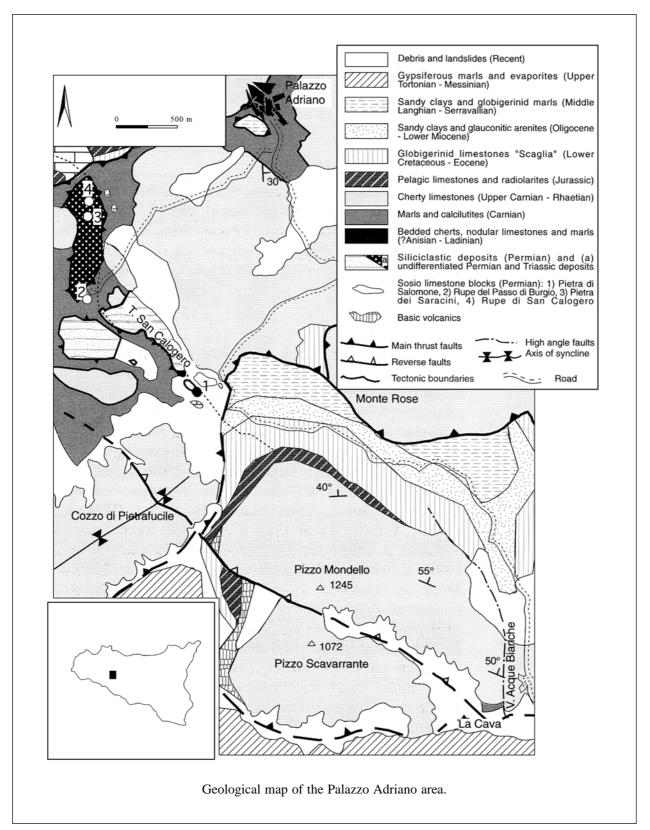
- [3] CATALANO R. & D'ARGENIO B. (1978) An essay of palinspastic restoration across Western Sicily. Geol. Romana, 17: 145-159, 6 figg., 1 tab., Roma.
- [4] Catalano R. & D'Argenio B. (1982) Schema geologico della Sicilia. In: Catalano R. & D'Argenio B. (Eds): «Guida alla geologia della Sicilia occidentale». Guide geol. reg. Soc.Geol.It., 9-41, 20 figg., 3 tabb., Bologna.
- [5] Catalano R., Di Stefano P. & Kozur H. (1991) Permian circumpacific deep-water faunas from the western Tethys (Sicily, Italy) new evidences for the position of the Permian Tethys. Palaeog., Palaeog., Palaeoec., 87: 75-108, 14 figg., 8 tavv., Amsterdam.
- [6] CATALANO R. & MONTANARI L. (1979) Geologia dei Monti di Trabia-Termini Imerese e dei Monti Sicani orientali (Fogli Bagheria e Termini Imerese. Sicilia centro-settentrionale). Rend. Acc. Sc. Fis. e Mat. in Napoli, ser. 4, 46: 1-29, 1 carta geol., Napoli.
- [7] DI STEFANO P. & GULLO M. (1997) Permian deposits of Sicily: a review. Geodiversitas, 19 (2): 193-202, 4 figg., Paris.
- [8] DI STEFANO P. & GULLO M. (1998) Stop 10. Valle del Sosio, Palazzo Adriano. I Terreni permiani e triassici del Bacino Sicano nell'Evoluzione della Catena Siciliana Centro-Meridionale. 79° Congr. Soc. Geol. It., Guida esc., vol. 1: 95-119, 37 figg., Palermo.
- [9] DI STEFANO P. & GULLO M. (1998) Late Paleozoic-Early Mesozoic stratigraphy and paleogeography of Sicily. In: CATALANO R. (Ed.): «Time scales and basin dynamics. Sicily, the adjacent Mediterranean and other natural laboratories». 8th Workshop ILP Task Force, Field workshop guidebook: 87-99, 12 figg., Palermo.
- [10] Fabiani R. (1929) A proposito di una ricerca del Carbonifero in Sicilia. Boll. Ass. Min. Sic., 4: 13-22, Palermo.
- [11] Flügel E., Di Stefano P. & Senowbari-Daryan B. (1991) Microfacies and depositional structure of allochtonous carbonate base-of-slope deposits: the Late Permian Pietra di Salomone megablock, Sosio Valley (Western Sicily). Facies, 25: 147-186, 9 figg., 5 tabb., 13 tavv., Erlangen.
- [12] Gemmellaro G.G. (1887) La fauna dei calcari con Fusulina della Valle del fiume Sosio nella provincia di Palermo. Fasc. 1. Cephalopoda; Ammonoidea. Giorn. Sc. Nat. Econ., 19: 1-106, Palermo.
- [13] Kozur K. (1993) Gullodus n. gen. A new Conodont genus and remarks to the pelagic Permian and Triassic of Western Sicily. Jb. Geol. B.-A., 136 (1): 77-87, 3 figg., 1 tab., Wien.
- [14] KOZUR K. (1993) Upper Permian Radiolarians from the Sosio Valley area, Western Sicily (Italy) and from the uppermost Lamar Limestone of West Texas. Jb. Geol. B.-A., 136 (1): 99-123, 4 figg., 3 tavv., 1 tab., Wien.
- [15] MASCLE G.H. (1979) Étude géologique des Monts Sicani. Mem. Riv. It. Paleont. Strat., 16: 1-432, 154 figg., 1 carta geol., Milano.
- [16] Ruggieri G. (1973) D) Permiano. 7. Sicilia In: Desio A.: «Geologia d'Italia», pp. 1082, UTET, Torino.
- [17] Schmidt di Friedberg P. (1965) Litostratigrafia petrolifera della Sicilia. Riv. Min. Sicil., 91-93: 59-71, Palermo.

Elenco allegati:

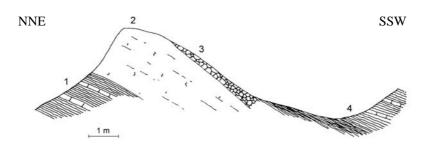
- **A.** Ubicazione della località-tipo, da [9], fig. 5.
- **B.** Sezione della Pietra di Salomone, da [11], fig. 6.
- C. Sezione composita del Torrente San Calogero, da [8], fig. 6.

WORKSHEET N° 1144 COMPILATORE: Luca Delfrati DATA DI COMPILAZIONE: 06/2001

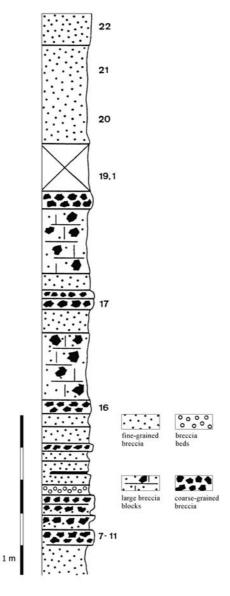
Allegato A



Allegato B

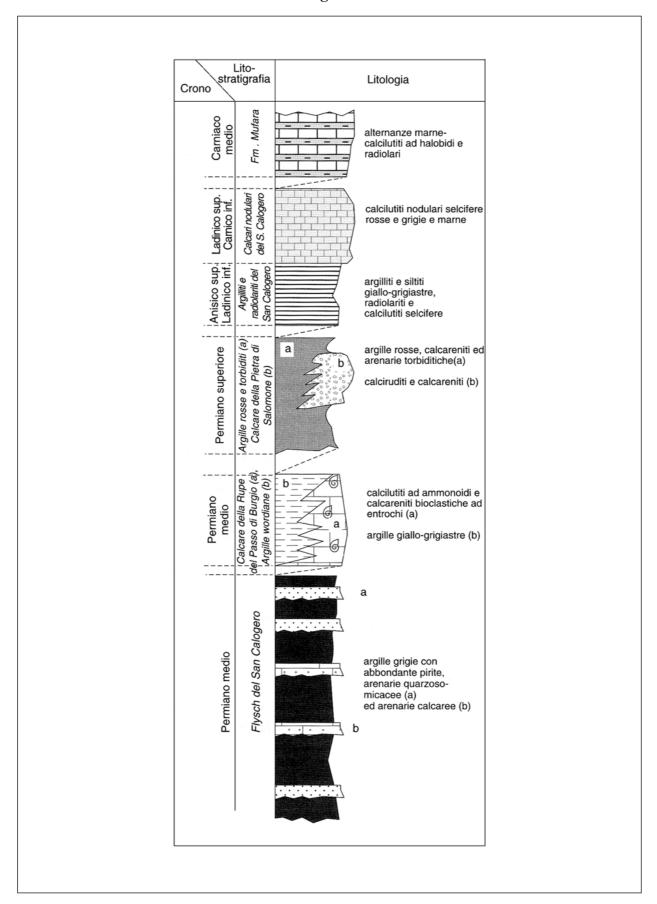


Coupe de l'extrémité occidentale de la Pietra di Salomone. 1 - Trias argileux, argiles varicolores et petits bancs de calcaires à *Halobia*; 2 - calcaires bréchiques du Permien; 3 - conglomérat à éléments de Permien et rares blocs de Trias; 4 - Trias argileux.



Section comprising the localities 2 and 3, western part of the Pietra di Salomone. The depositional facies of the allochthonous limestones is characterized by fine- and coarse-grained limestone breccia with a marly matrix, clast-supported breccia beds as well as by beds with breccia blocks (>50 cm) floating within a fine-grained breccia matrix.

Allegato C



ARGILLE DEL TORRENTE TIEPIDO

A. NOME DELLA FORMAZIONE: "argille del Torrente Tiepido"

Sigla:

Formalizzazione: originariamente non indicata.

Autore/i: Gasperi G., Cremaschi M., Mantovani Uguzzoni M.P., Cardarelli A., Cattani

M. & LABATE D. (1987).

Riferimento bibliografico: Gasperi G., Cremaschi M., Mantovani Uguzzoni M.P., Cardarelli A., Cattani M. & Labate D. (1987) - Evoluzione plio-quaternaria del margine appenninico modenese e dell'antistante pianura. Note illustrative alla Carta Geologica.

Mem. Soc. Geol., 39: 375-431, Roma [2].

Eventuali revisioni: Altri lavori: [1], [3], [4]. Unità di rango superiore: Unità di rango inferiore:

B. CARTA GEOLOGICA NELLA QUALE COMPARE: Carta Geologica del margine appenninico e dell'alta pianura tra i fiumi Secchia e Panaro (Provincia di Modena).

Antonia del alla pianura tra i fiumi Seccina e Panaro (Provinc

Autore/i della carta: GASPERI G. Data di pubblicazione: 1987. Scala della carta: 1:25.000.

Note illustrative di riferimento: Monografia allegata alla carta: [2].

- **C. SINONIMIE E PRIORITÀ:** Argille Azzurre p.p. (cfr. "Motivi").
- **D. SEZIONE-TIPO**: *designata*: Torrente Tiepido [1] (cfr. "Commenti").

Tavoletta della sezione-tipo: 86 II SE, Pavullo nel Frignano.

Coordinate della base della sezione-tipo:

Latitudine: 44,4947°N Longitudine: 10,8787°E

Sezioni stratigrafiche di supporto: nessuna.

Affioramenti tipici: Appennino settentrionale tra la valle del Torrente Guerro e del fiume Secchia.

E. ESTENSIONE DEGLI AFFIORAMENTI: tra 10 e 100 kmq (desunta dall'area complessiva)

Regione: Emilia Romagna.

F. CARATTERI LITOLOGICI DI TERRENO: l'unità è costituita prevalentemente da argille marine.

Alla base compare un livello costituito da blocchi e lastre per lo più calcaree, poggianti gli uni su gli altri e perforati da litofagi e spugne; segue un livello di ghiaie (con ciottoli sino a 5 cm di diametro) ricche di frammenti e gusci interi di Molluschi, talora parzialmente cementati. Lo spessore di questa porzione basale è molto irregolare: generalmente si mantiene intorno ai 2 m, ma può essere localmente assente ove l'unità ricopre formazioni peliticomarnose, o può essere rappresentata da un sottile strato di ciottoli o addirittura sostituita da sabbie o arenarie grossolane, sempre ricche di gusci di Molluschi. Segue una sequenza

prevalentemente sabbiosa, composta da sabbie siltose, da medie a fini, alternate ad argille siltose, il cui spessore complessivo, intorno ai 20 m, tende ad aumentare verso ovest (localmente fino a 40 m). Verso NO invece, in località Passo Stretto, vengono segnalate in questa successione, grosse bancate sabbiose potenti circa 2 m, che, ancora più a nord, si assottigliano sino a scomparire. Le sabbie, in strati poco definiti e con terminazioni transizionali, si presentano con spessori da 1 a 4 m, con gusci di Molluschi (interi e/o in frammenti minuti) sparsi o concentrati in livelli estesi. Presenti solo rare laminazioni parallele. Verso l'alto si passa gradualmente a una sequenza di argille potente circa 600 m. Queste argille sono siltose, di colore grigio-azzurrognolo o grigio scuro con frustoli e spalmature carboniose, in spessi banchi completamente bioturbati, alternati a livelli argillosi simili, stratificati e laminati. Nelle argille massive, specialmente nei primi 400 m, sono presenti rare lamine piano-parallele, molto estese lateralmente e spesse fino a un centimetro. Queste ultime sono formate da silt che generalmente sfuma nelle argille sopra e sottostanti; talora tale contatto può risultare netto con ondulazioni da ripple. La stratificazione dei livelli siltosi (circa 5-30 cm) invece, è poco continua lateralmente, ed è marcata da sottili intercalazioni di sabbie fini siltose, in lenti piatte, isolate o connesse [1], [2].

Nella parte superiore (ultimi 150 m) di questo intervallo argilloso, i livelli siltosi ben stratificati divengono più consistenti rispetto alle argille massive; tali livelli non sono quasi mai isolati, ma risultano raggruppati in sequenze spesse anche decine di metri; gli strati, spessi da 10 a 40 cm, sono caratterizzati da base e tetto netti [1].

Verso l'alto i livelli sabbiosi divengono più spessi (circa 1 m) e continui lateralmente, così come la stratificazione delle argille (10-40 cm). Lamine e lenti siltoso-sabbiose ospitano spesso un'abbondante malacofauna costituita da accumuli disordinati di Lamellibranchi e Gasteropodi; nelle argille massive questi sono disposti in modo casuale o in tasche o in lenti [2].

A tetto dell'unità sono presenti, per alcuni metri, alternanze di sabbie e peliti e poi sabbie a stratificazione ondulata da minuti *ripple* [2].

Associati sia alle argille siltose che alle sabbie di quest'ultima sequenza, compaiono lenti di calcari marnosi (calcari micritici; CaCO₃ circa l'80%), con diametro tra 50 cm e 2 m, dal contorno irregolare (alla base recano, talora, impronte da *ripple*). Essi sono caratterizzati da cavità interne disposte radialmente, e da una superficie esterna omogenea e compatta; la loro genesi sembra abbastanza precoce, e la loro presenza (isolate o raggruppate) è ristretta in uno spessore di circa 50 m; il loro asse maggiore è parallelo alla stratificazione [1], [2].

Sempre in questa porzione sommitale compaiono lenti costituite da resti di Vermi tubicoli (*Ditrupa*) e gusci interi di Molluschi, cementati da carbonato di calcio. Negli strati sabbiosi invece, sono stati ritrovati tronchi d'albero dal diametro di una trentina di centimetri e lunghi qualche metro [1] (cfr. "Commenti").

CARATTERI LITOLOGICI DI LABORATORIO:

Dati di laboratorio: le argille in tutta la successione hanno un contenuto in carbonati abbastanza costante, compreso tra il 21% e il 26% [1].

G. SPESSORE DELL'UNITÀ E SUE VARIAZIONI: circa 640 m.

Geometria esterna:

H. RAPPORTI STRATIGRAFICI

Formazione/i sottostante/i:

I) "formazione del Termina". Natura dei limiti: discordante. Criteri utilizzati per fissare i limiti: presenza di una superficie di discordanza interpretata come superficie

trasgressiva. Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni: non descritti. Altre considerazioni:

II) "unità di Gozzano". *Natura dei limiti:* discordante. *Criteri utilizzati per fissare i limiti:* presenza di una superficie di discordanza interpretata come superficie trasgressiva. *Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:* non descritti. *Altre considerazioni:*

III) "argille del Rio del Petrolio". *Natura dei limiti:* discordante. *Criteri utilizzati per fissare i limiti:* presenza di una superficie di discordanza interpretata come superficie trasgressiva. *Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:* non descritti. *Altre considerazioni:*

Formazione/i sovrastante/i: "sabbie di Castelvetro".

Natura dei limiti: transizionale rapido [1], [2].

Criteri utilizzati per fissare i limiti: aumento rapido, in meno di un metro, della componente sabbiosa.

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni: non descritti.

Altre considerazioni: le due unità sono anche parzialmente eteropiche.

Formazione/i eteropica/e: "sabbie di Castelvetro" p.p. (cfr. "Commenti").

Natura dei limiti: transizionale rapido [1], [2].

Criteri utilizzati per fissare i limiti: aumento rapido, in meno di un metro, della componente sabbiosa.

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni: non descritti.

Altre considerazioni:

Formazione incassante:

Natura dei limiti:

Criteri utilizzati per fissare i limiti:

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:

Altre considerazioni:

I. FOSSILI:

Macrofossili: si segnalano: Haustator tricarinatus pliorecens, Calyptraea chinensis, Aporrhais pespelecani, Trophonopsis squamulata, Amyclina semistriata, Nucula sulcata, Nuculana fragilis, Pseudamussium septemradiatum, Chlamys opercularis, Pecten jacobaeus, Acanthocardia echinata, Parvicardium papillosum, Spisula subtruncata, Arctica islandica, Venus multilamella, Timoclea ovata, Corbula gibba, Hiatella erctica, Dirupa cornea, Arctica islandica [1].

Microfossili: Foraminiferi: Bolivina, Bulimina, Cibicides, Cassidulina, Globigerina pachyderma, G. quinqueloba, Globorotalia scitula, G. inflata, Globigerinoides, Hyalinea balthica, Ammonia beccarii, A. perlucida, Valvulineria bradyana, Elphidium, Nonion, Miliolidae [1]; Nannofossili calcarei: Gephyrocapsa oceanica (Zona NN19), Helicosphaera sellii, Pseudoemiliana lacunosa, Cyclococcolithus macintyrei [3].

L. ATTRIBUZIONE CRONOLOGICA

su base biostratigrafica: non precisa l'attribuzione cronologica della porzione basale (a causa della presenza di numerosi individui probabilmente rimaneggiati), che sembra essere riferibile al Pliocene superiore [2]. La porzione sommitale è sicuramente attribuibile al Pleistocene inferiore (Zona a *Globigerina pachyderma* ed a *Hyalinea balthica*; Zona NN19) [3]. età radiometrica:

- **M. AMBIENTE DEPOSIZIONALE:** la malacofauna sembra essere indicativa di un ambiente marino protetto, a salinità ancora normale. Si nota l'alternanza di necrocenosi tipiche di fondi fangosi relativamente tranquilli, con altre indicative di ambienti instabili, probabilmente con acque più torbide, e a maggiore velocità di sedimentazione [2] (cfr. "Commenti").
- N. DOMINIO PALEOGEOGRAFICO DI APPARTENENZA: Dominio Padano.
- **O.** UNITÀ STRUTTURALE DI APPARTENENZA: Unità deposizionale appenninica posteriore alla fase tettonica tortoniana (sigla "112a" e "112b" nello "Structural Model of Italy" a scala 1:500.000, Foglio n. 1).

COMMENTI DI INTEGRAZIONE ALLE VOCI:

- D) La Sezione-tipo riportata in Allegato è priva della porzione basale dell'unità a causa del cattivo stato di affioramento, che non ne consente una descrizione dettagliata. La porzione mancante è costituita da un livello sabbioso-conglomeratico basale (20-30 m) e dai primi 60-70 m di argille massive. Il tetto della formazione è posto al metro 605 della sezione stratigrafica allegata.
- F) Molto forti sono le analogie litologiche tra l'unità e le "argille del Torrente Marano" [2].
- H) Gasperi et al. [2] ritengono che l'unità sia correlabile con le "argille del Santerno".
- M) Al primo livello basale, riferibile a un ambiente di battigia, seguono sabbie di mare poco profondo deposte in prossimità alla costa, con *trend* trasgressivo (in basso risultano quasi prive di interstrati pelitici, la cui frequenza aumenta rapidamente verso l'alto); queste sabbie vengono riferite a un ambiente di fronte deltizio, più o meno distante dalla bocca dei canali sabbiosi. Verso l'alto diminuisce il rapporto sabbia/pelite e lo spessore degli strati mostra una sequenza trasgressiva positiva. La sedimentazione prevalentemente argilloso-siltosa è rapida e avviene in un ambiente neritico infralitorale di piattaforma, in acque protette; quando poi la sedimentazione si fa più lenta, con decantazione del fango, sporadici sono gli episodi di sabbia fine da onde di tempesta. Le sottili intercalazioni sabbiose più frequenti e spesse nella porzione sommitale, segnalano una sequenza negativa che individua un corpo sabbioso progradante ("sabbie di Castelvetro") [2].

Osservazioni del compilatore:

MOTIVI DELLA NON VALIDAZIONE:

Le "argille del Torrente Tiepido" (unità locale e di scarso utilizzo in letteratura) cadono in sicura sinonimia con le Argille Azzurre, unità tradizionale di rango formazionale. Pertanto si raccomanda l'abbandono di questa unità.

Bibliografia:

- [1] Annovi A., Cremaschi M., Fregni P. & Gasperi G. (1979) La successione pleistocenica marina e continentale del T. Tiepido (Appennino modenese). Geogr. Fis. Dinam. Quat., 2: 83-104, Torino.
- [2] Gasperi G., Cremaschi M., Mantovani Uguzzoni M.P., Cardarelli A., Cattani M. & Labate D. (1987) Evoluzione plio-quaternaria del margine appenninico modenese e dell'antistante pianura. Note illustrative alla Carta Geologica. Mem. Soc. Geol., 39: 375-431, Roma.
- [3] RAFFI I. & RIO D. (1980) Biostratigrafia a nannofossili, biocronologia e cronostratigrafia della serie del Torrente Tiepido (Subappennino Emiliano, Provincia di Modena). Ateneo Parmense, Acta Naturalia, 16: 19-31, Parma.
- [4] Ricci Lucchi M., Colalongo M.L., Cremonini G., Gasperi G., Iaccarino S. Papani G., Raffi S. & Rio D. (1982) Evoluzione sedimentaria e paleogeografica nel margine appenninico. In: Cremonini G. & Ricci Lucchi F. "Guida alla geologia del margine appenninico-padano", Guida Geol. Reg.: 17-46, Bologna.

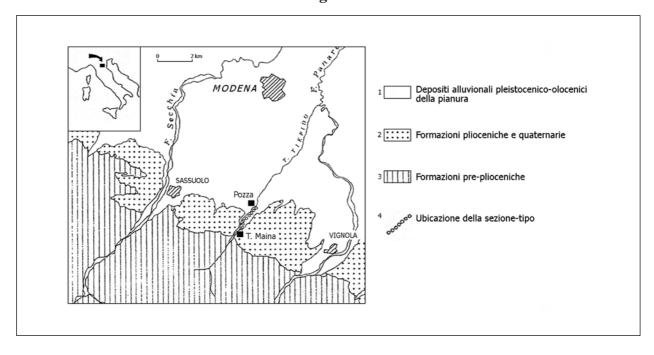
Elenco allegati:

- **A.** Schema geologico dell'area-tipo e ubicazione della sezione-tipo, da [1], fig. 1.
- **B.** Sezione-tipo, da [1], fig. 3, modificata.
- C. Schema dei rapporti stratigrafici, da [2], fig. 1 e da [1], fig. 2.

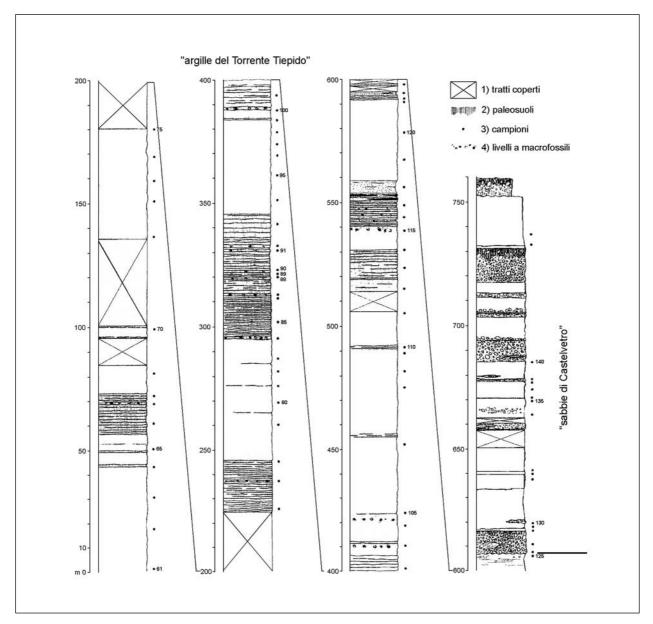
WORKSHEET N° 2130

COMPILATORE: Paola Falorni DATA DI COMPILAZIONE: 10/1999

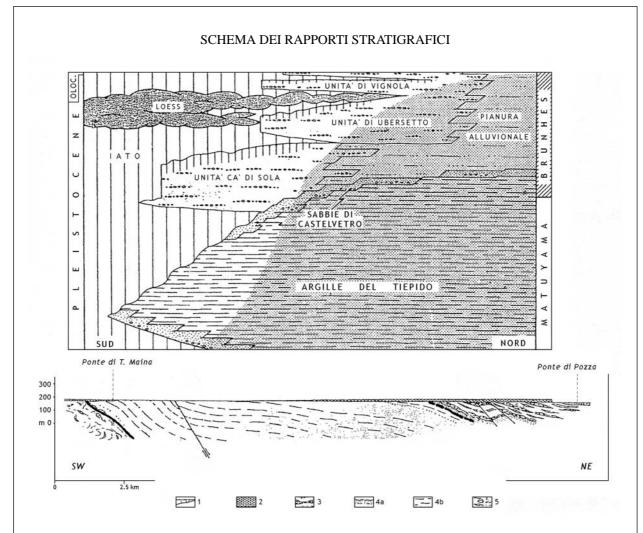
Allegato A



Allegato B



Allegato C



Legenda: 1 - depositi alluvionali attuali; 2 - depositi alluvionali con paleosuolo mindel-rissiano; 3 - ghiaie, sabbie e argille; 4 - Pleistocene inferiore: a - sabbie gialle; b - argille siltose ("argille del Torrente Tiepido"); 5 - formazioni pre-plioceniche.

DOLOMIA DELLA VAL D'ADIGE

A. NOME DELLA FORMAZIONE: "dolomia della Val d'Adige"

Sigla: VDA

Formalizzazione: originariamente proposta.

Autore/i: Rossi D. (1969).

Riferimento bibliografico: Bartolomei G., Corsi M., Dal Cin R., D'Amico C., Gatto G.O., Nardin M., Rossi D., Sacerdoti M. & Semenza E. (1969) - *Note illustrative della Carta Geologica d'Italia alla scala 1:100.000 - Foglio 21, Trento*. Serv. Geol. It.: pp.79, Roma [1].

Eventuali revisioni: [5].

Altri lavori:

Unità di rango superiore:

Unità di rango inferiore: "litozona inferiore a cicli peritidali" (LIP); "litozona mediana a cicli peritidali" (LMP); "litozona superiore a cicli peritidali" (LSP) [5].

B. CARTA GEOLOGICA NELLA QUALE COMPARE: Carta Geologica d'Italia, Foglio 21, Trento (cfr. "Commenti").

Autore/i della carta: Corsi M., Dal Piaz G.B., Dal Pra A., D'Amico C., De Zanche V., Gallitelli P., Gatto G., Gatto P., Ghezzo C., Largaiolli T., Leonardi P., Nardin M., Rui A. & Sacerdoti M.

Data di pubblicazione: 1969. Scala della carta: 1:100.000.

Note illustrative di riferimento: [1]. Monografia allegata alla carta:

- C. SINONIMIE E PRIORITÀ: "Mendola dolomit" delle Dolomiti occidentali [8]; "Ladinico-Carnico": dolomie indistinte [6], [7]; "dolomie e calcari dolomitici" del Bacino di Tione, p.p. [4]; "lower edifice", "dolomia dello Sciliar" p.p. [3]; "formazione della Mendola" p.p. [MASETTI, com. pers] (cfr. "MOTIVI").
- **D. SEZIONE-TIPO:** *non designata. Località-tipo:* Val d'Adige, a nord di Lavis.

Tavoletta della località-tipo: 21 IV SE, Mezzolombardo.

Coordinate della base della sezione-tipo:

Latitudine: Longitudine:

Sezioni stratigrafiche di supporto: Val Perse, Crozzon di Brenta, Sentiero d. Martinazzi, Cima Margherita, Ai Brentei, Rifugio A. e M. ai Brentei, Naso dei Massodi [5].

Affioramenti tipici: Val d'Adige, a nord di Lavis, M. Marzola, Ravina, versante destro della Valsugana [1]; Val Perse, Val Brenta Alta [5].

- **E.** ESTENSIONE DEGLI AFFIORAMENTI: tra 10 e 100 kmq (desunta dalla carta cfr. voce B)

 Regione: Trentino-Alto Adige.
- **F. CARATTERI LITOLOGICI DI TERRENO:** unità divisa in tre litozone (cfr. voce A) separate da due orizzonti *marker* decametrici a *tepee*. Le litofacies osservabili sono organizzate in

sequenze cicliche peritidali, a diverse scale (sono state identificate sequenze del V, IV e III ordine). Si rileva in alcuni intervalli una certa variabilità laterale di facies, mentre altri livelli sono agevolmente correlabili. Si osservano:

- dolomie subtidali da grigio chiare a grigio scure, in strati amalgamati da 20 a 100 cm, con giunti piano-paralleli od ondulati; sormontate da doloareniti marnose inter-sopratidali giallastre, grigio-verdi in frattura, dello spessore variabile da 20 a 80 cm, con *hummocky-cross stratification* e laminazioni oblique talora ad aspetto caotico;
- dolomie saccaroidi con brecciole, in strati a base erosionale; brecce di fondo canale con litoclasti:
- doloareniti intra-bioclastiche grigio-chiare in strati di 20-40 cm per lo più amalgamati (subtidali);
- dolomie stromatolitiche a *tepee* embrionali, in strati lenticolari di 20-30 cm con *sheet cracks*, o *tepee* maturi; doloareniti rosse e verdi, con *mud cracks* e *flat pebble conglomerates*;
- dolomie con brecciole intraclastiche (tempestiti), in strati rinsaldati da 8-10 cm e giunti ondulato-paralleli;
- dololutiti marnose grigio-verdi o rosse e verdi, in strati da 5-10 cm ondulato-paralleli e nodulari, pseudolaminate o bioturbate con interstrati verdi argillitico-marnosi;
- brecce d'esposizione subaerea e paleosuoli: brecce poligeniche, eterometriche in matrice ocracea laminata, con interstrati pelitici verdi e filoni sedimentari [5].

CARATTERI LITOLOGICI DI LABORATORIO:

Microfacies: rudstone e floatstone a litoclasti o ad oncoliti; grainstone a intraclasti, litoclasti e oncoliti; packstone-grainstone a Dasycladacee; rudstone a pisoliti; wackestone-packstone a lamellibranchi, gasteropodi, litoclasti, intraclasti e peloidi; packstone-grainstone oolitici [5].

Dati di laboratorio: analisi petrografiche delle tessiture relative ai fenomeni diagenetici [5].

G. SPESSORE DELL'UNITÀ E SUE VARIAZIONI: spessore massimo 650 m (M. Cislon, M. Alto); 250 m a Ravina e in Valsugana) [1]; 400 m in Val Perse [5]. *Geometria esterna:*

H. RAPPORTI STRATIGRAFICI

Formazione/i sottostante/i: (cfr. "Osservazioni").

- I) "formazione di Livinallongo"/"formazione di Buchenstein". *Natura dei limiti:* netta. *Criteri utilizzati per fissare i limiti:* comparsa di un bancone spesso 50 m ("dolomia della Val d'Adige"), ricoperto da una serie stratificata di oltre 200 m. *Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:* Val delle Gole. *Altre considerazioni:*
- II) "dolomia del Serla" [1]. Natura dei limiti: graduale. Criteri utilizzati per fissare i limiti: non descritti. Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni: non descritti. Altre considerazioni:
- III) "conglomerato della Val Perse" [5]. Natura dei limiti: netta. Criteri utilizzati per fissare i limiti: non descritti. Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni: Val Perse. Altre considerazioni:
- IV) "formazione di Prezzo" [4]; *Natura dei limiti:* non descritta. *Criteri utilizzati per fissare i limiti:* non descritti. *Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:* non descritti. *Altre considerazioni:* l'unità è anche parzialmente eteropica.

Formazione/i sovrastante/i:

- I) "formazione di Raibl". *Natura dei limiti:* graduale. *Criteri utilizzati per fissare i limiti:* limite posto in corrispondenza delle prime intercalazioni consistenti di terrigeno fine. *Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:* Val Brenta Alta, Val Perse. *Altre considerazioni:*
- II) Dolomia Principale. Natura dei limiti: graduale. Criteri utilizzati per fissare i limiti: non descritti. Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni: non descritti. Altre considerazioni:

Formazione/i eteropica/e: "formazione di Prezzo" p.p. [4].

Natura dei limiti: non descritta.

Criteri utilizzati per fissare i limiti: non descritti.

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni: non descritti.

Altre considerazioni:

Formazione incassante:

Natura dei limiti:

Criteri utilizzati per fissare i limiti:

Segnalazione di affioramenti favorevoli per tali osservazioni:

Altre considerazioni:

I. FOSSILI: (cfr. "Commenti").

Macrofossili: Posydonomia wengensis.

Microfossili: Alghe Dasycladaceae e Foraminiferi bentonici. Riconosciute Diplopora

annulata, Teutloporella herculea [1]; Clypeina besici [5].

L. ATTRIBUZIONE CRONOLOGICA

su base biostratigrafica: Ladinico inferiore? - Carnico inferiore [5]. età radiometrica:

- **M. AMBIENTE DEPOSIZIONALE:** piattaforma carbonatica interna: piana tidale con lagune a circolazione più o meno limitata, baie protette e piane intertidali di intercanale, soggette ad apporti terrigeni fini; periodi di esposizione subaerea prolungati nel tempo [5].
- N. DOMINIO PALEOGEOGRAFICO DI APPARTENENZA: Alto Badioto-Gardenese [2].
- O. UNITÀ STRUTTURALE DI APPARTENENZA: Sudalpino.

Commenti di integrazione alle voci:

- B) Il nome formazionale compare nelle note, ma non in carta (Unità T⁴⁻³), in quanto è stato istituito dopo la stampa del foglio geologico.
- I) L'analisi microstratigrafica è resa molto difficoltosa dall'intensa diagenesi, con i fenomeni di dolomitizzazione che hanno obliterato le strutture originarie.

Osservazioni del compilatore:

D) L'Autore della formazione (Rossi [1]) non propone una sezione-tipo. La sezione-tipo proposta successivamente da Rinaldo & Jadoul [5] non si trova nella località-tipo (Val d'Adige, dintorni di Lavis), ma nel Gruppo del Brenta.

H) I rapporti stratigrafici con la "formazione di Prezzo" sono dedotti dalla sinonimia dell'unità con le "dolomie e calcari dolomitici ladinico-carnici" di [4], sinonimia riconosciuta anche da Rinaldo & Jadoul [5].

MOTIVI DELLA NON VALIDAZIONE:

La "dolomia della Val d'Adige" è stata inizialmente proposta nell'ambito del Foglio 21, Trento, alla scala 1:100.000 allo scopo di distinguere un'unità dolomitica stratificata, all'incirca medio triassica, tipica di un'area in cui l'evoluzione avveniva in esclusive condizioni di piattaforma carbonatica. Tuttavia, un'unità corrispondente a queste caratteristiche e, di fatto, corrispondente al *back reef* che stava alle spalle delle dolomie prevalentemente clinostratificate ("dolomia dello Sciliar") affioranti nelle Dolomiti Occidentali, era già stata denominata "*Mendola dolomit*" da von Richthofen [8] anche se originariamente riferita all'Anisico. Nel foglio 026, Appiano, della Carta Geologica d'Italia a scala 1:50.000 in preparazione, è stato quindi utilizzato per l'unità il nome "formazione della Mendola", riprendendo il termine prioritario di von Richthofen, mentre il nome "dolomia della Val d'Adige" viene abbandonato [Masetti, com. pers.].

Bibliografia:

[1] - Bartolomei G., Corsi M., Dal Cin R., D'Amico C., Gatto G.O., Nardin M., Rossi D., Sacerdoti M. & Semenza E. (1969) - *Note illustrative della Carta Geologica d'Italia alla scala 1:100.000 Foglio 21 (Trento)*. Serv. Geol. It., pp. 79, Roma.

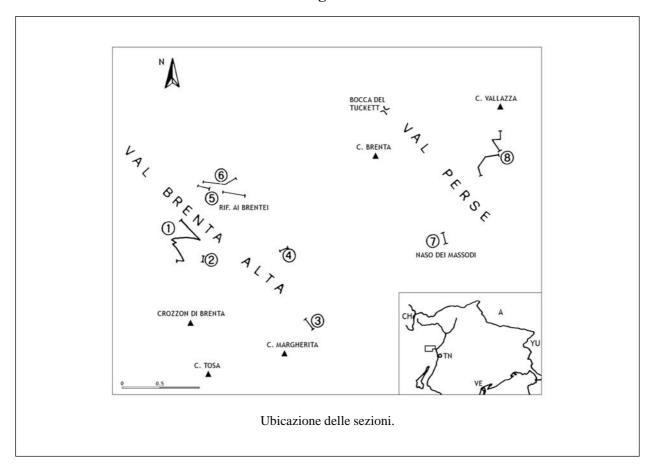
- [2] De Zanche V. & Farabegoli E. (1988) Anisian paleogeographic evolution in the central-western Southern Alps. Mem. Sc. Geol. Univ. Padova, **40**: 399-411, Padova.
- [3] GAETANI M., FOIS E., JADOUL F., NICORA A. (1981): Nature and evolution of Middle Triassic carbonate buildups in the Dolomites (Italy). Mar. Geol., 44, (1-2): 25-57, 14 figg., 3 tabb., Amsterdam.
- [4] Peloso G.F. & Vercesi P.L. (1982) Stratigrafia e tettonica della porzione SW del Gruppo di Brenta tra la Val Rendena e la Val d'Algone (Trentino Occidentale). Mem. Sc. Geol. Univ. Padova, 35: 377-395, 4 ff., 1 carta geol., Padova.
- [5] Rinaldo M. & Jadoul F. (1994) *La successione anisico superiore-carnica delle Dolomiti di Brenta (Trentino occidentale)*. St. Trent. Sc. Nat. Acta Geol., **69** (1992): 93-118, 24 figg., 1 tav., 1 tav. all., Trento.
- [6] Trevisan L. (1935) Risultati preliminari di un nuovo rilevamento geologico nella zona di Cima Tosa e nei Dintorni di Stenico (Trentino). Atti Accad. Scient. Veneto-Trentino-Istriana, 35, Padova.
- [7] Trevisan L. (1939) *Il Gruppo di Brenta (Trentino Occidentale)*. Mem. Ist. Geol. Min. Univ. Padova, **13**: 1-127, 36 figg., 6 tavv., 1 carta geol., Padova.
- [8] Von Richthofen F. (1874) *Ueber Mendola- und Schlern Dolomite*. Zeitr. Deutsch. Geol. Gesell., **26**: 225-256, Berlin.

Elenco allegati:

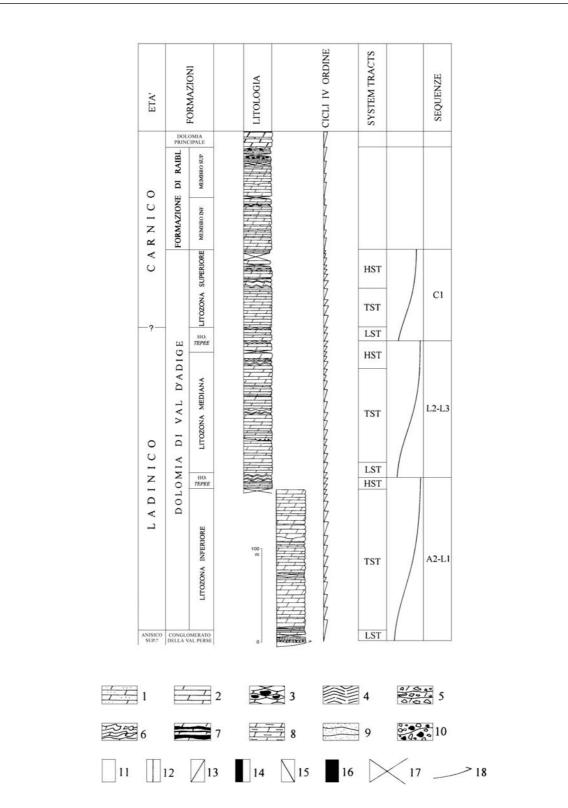
- **A.** Ubicazione delle sezioni (sezione-tipo: 1 per la parte inferiore, 8 per la parte superiore), da [5], tav. f.t.
- **B.** Sezione-tipo, da [5], fig. 18.
- C. Schema dei rapporti stratigrafici, da [5], fig. 24.

WORKSHEET N° 1096 COMPILATORE: Luca Delfrati DATA DI COMPILAZIONE: 06/1999

Allegato A

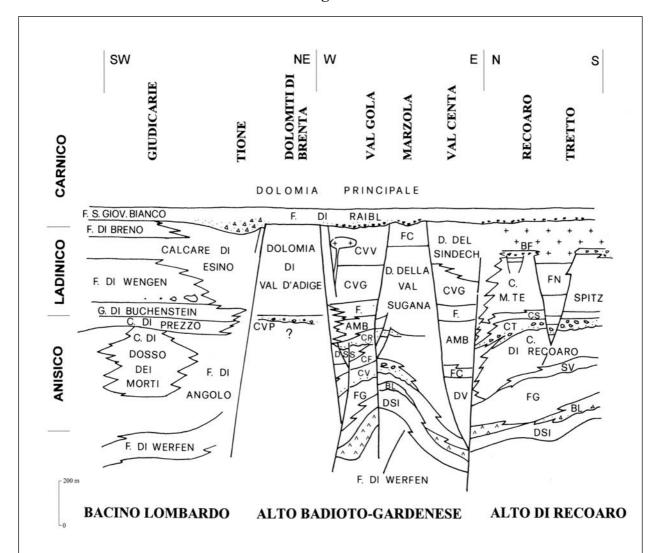


Allegato B



Legenda. 1 - doloareniti; 2 - dololutiti; 3 - dolomie con noduli silicei; tepee; 5 - brecce intraformazionali; 6 - dolomie in strati deformati; 7 - argilliti e marne; 8 - dolomie marnose; 9 - arenarie; 10 - conglomerati; 11 - biancastro e grigio chiaro; 12 - marrone-bruno; 13 - nocciola; 14 - rosso; 15 - verde; 16 - nero; 17 - copertura; 18 - faglia.

Allegato C



Schema stratigrafico e paleostrutturale del Sudalpino centro-orientale (Giudicarie, Dolomie di Brenta, area di Trento, Valsugana e Recoaro).

BF = Breccia di Fongara; BL = Brecce della Val Leogra; CF = Calcari Scuri di Framont; CM = Calcari Scuri di Morbiac; CR = Conglomerato di Richthofen; CS = Calcari a Sturia; CT = Conglomerato del Tretto; CV = Conglomerato di Voltago; CVG = Calcari della Val Gola; CVP = Conglomerato della Val Perse; CVV = Calcari della Val Vela; DSI = Dolomia del Serla Inferiore; DSS = Dolomia del Serla Superiore; DV = Dolomia della Valsugana; F. AMB = Formazione dell'Ambata; FC = Formazione di Contrin; FG = Formazione a Gracilis; FN = Formazione a Nodosus; SV = Strati a Voltzia.