DEPOSITI CONTINENTALI QUATERNARI UNITÀ NON DISTINTE IN BASE AL RACINO DI PERTINENZA UNITÀ IN FORMAZIONE

Terreni di riporto costituiti da pezzame lapideo di varia natura immerso in matrice argilloso-terrosa. Deposito organico ed inorganico in discarica areale (h₁).

Deposito di frana

Accumuli gravitativi caotici di materiali eterogenei ed eterometrici con litofacies variabili da argillosa ad ammassi di blocchi in matrice argilloso-sabbiosa.

Deposito di golena ghiaioso-sabbioso e limoso con stratificazione incrociata concava e obliqua, attualmente in

Deposito detritico incoerente, massivo o stratoide, a supporto di matrice terroso-argillosa, con clasti eterometrici, a spigoli vivi; coperture detritiche incoerenti e terre rosse dovute ad alterazione in situ di rocce carbonatiche, costituite da materiale fine pelitico e/o sabbioso, in formazione a spese del substrato degradato.

Deposito incoerente, in assetto massivo, a supporto di matrice arcilloso-siltosa di colore marrone, con clasti a spigoli vivi, eterometrici e poligenici, localmente a grossi blocchi; si localizza lungo le fasce pedemontane in corrispondenza di rotture di pendici, localmente sono presenti paleosuoli intercalati nella successione. L'età radiometrica 14C di un paleosuolo intercalato al detrito nei pressi di Viggiano è di circa 32 ka. Spessore fino a 5 m. PLEISTOCENE SUP. - ATTUALE

Argille grigie o rosse e silt argillosi grigi con intercalazioni di sabble siltose, sabbie argillose e conglomerati in particolare verso le zone prossimali dell'area di sedimentazione. Rappresenta il deposito sommitale dei polje e delle conche endoreiche che si inondano ad intermittenza stagionale.

PLEISTOCENE SUP. ATTUALE

UNITÀ DISTINTE IN BASE AL BACINO DI PERTINENZA

BACINO DELL'ALTA VALLE DEL FIUME AGRI

SUPERSINTEMA DEL PERTUSILLO (PS) Il supersintema racchiude i depositi clastici distributi nella parte meridionale del bacino dell'alta Val d'Agri; è costituito dai sintemi di Grumento (SGM), di Bosco dell'Aspro (BOA) e di Bosco San Lorenzo (SLR) il supersintema è delimitato da una superficie di letto erosiva sul substrato pre-quaternario e sui conglomerati di La Serra (LSE); la discontinuità di tetto coincide con la superficie topografica attuale o è rappresentata dai depositi delle unità non distinte in base al bacino di pertinenza. L'età del supersintema è Pleistocene medio p.p. - Olocene.

SINTEMA DI BOSCO SAN LORENZO

Rappresenta il deposito dei terrazzi lluviali formati ai margini dell'attuale corso del F. Agri e dei suoi principali affluenti, in erosione e non più inondabili. È formato da due litofacies alluvionali (SLR_b), una grossolana costituita da un'alternanza di conglomerati e ghiaie poligenici ed eterometrici, a supporto di matrice sabbiosa e argilloso-sabbiosa di colore rosso, bruno o giallastro, in assetto massivo (deposito di conoide prossimale) e una sottile, con una migliore organizzazione del deposito, composta da conglomerati e ghiaie poligeniche con stratificazione incrociata concava e obliqua e con intercalazioni di lenti sabbiose e argillo-siltose (deposito di piana alluvionale). La superficie di letto è modellata sui depositi di SSM, quella di tetto coincide con la superficie topografica dei terrazzi fluviali. Spessore fino a 10 m.

SINTEMA DI BOSCO DELL'ASPRO

Unità distribuita lungo il fondovalle del bacino dell'alta Val d'Agri e nelle aree pedemontane. È costituita dal subsintema di Sarconi (BOA_{1a}) e dal subsintema di Villa d'Agri (BOA₂). La superficie di appoggio basale, netta ed erosionale, è intagliata nel sintema SGM e nel substrato pre-quaternario; quella di tetto, di natura prevalentemente erosiva, coincide con la superficie topografica o è ricoperta da b₂ e da a. L'età è compresa tra la parte alta del Pleistocene medio e il Pleistocene superiore.

Subsintema di Villa d'Agri
Alternanza ci argille e argille sittose di colore grigio o marrone contenenti pezzame litoide e con intercalazioni di sabbie
sittose e lenti e/o livelli di ghiaie poligeniche a supporto ci matrice argillosa (deposito lacustre e/o palustre) (80A_{2e}),
passanti lateralmente a ghiaie poligeniche ed eterometriche, a supporto di matrice argilloso-sabbiosa, in assetto
massivo o leggermente stratoide, ubicate lungo le fasce pedemontane (deposito di conoide alluvionale) e attualmente
in erosione e non più inondabili (80A_{2e}). La discontinuità di base è rappresentata da una superficie di erosione
modellata su 80A₁ e sul substrato pre-quaternario. Spessore riconosciuto in sondaggi geognostici fino a 20 m.

Subsintema di Sarconi

Subsintema di Sarconi
Conglomerati e ghiaie in assetto massivo o leggermente stratoide a supporto di matrice argiiloso-terrosa rosso
intenso caratterizzano la litofacies più grossolana (deposito di conoide alluvionale); alternanza di conglomerati,
sabbie e limi con frequenti lenti e/o livelli di silt argiilosi e argiile siltose contraddistinguono la litofacies più sottile
(deposito di piana inondabile). Spessore da 3 a 10 m.

PLEISTOCENE MEDIO PARTE ALTA

Ema Di Grumer le la considera de la constanta de la constituit de la const polimorpha), silt argillosi marrone chiaro, silt sabbiosi e sabbie con intercalazioni di lenti metriche di argille torbose nere e conglomerati eterometrici arenacei a supporto di matrice siltosa che testimoniano episodi localizzati di lacustrinità (SGMa); verso l'alto si passa a conglomerati eterometrici e poligenici in assetto massivo o stratoide, a supporto di matrice argilloso-siltosa marrone, con intercalazioni di lenti o livelli di sabbie quarzose, sabbie siltose e silt argillosi a stratificazione piano parallela e incrociata concava e paleosuoli a varie altezze stratigrafiche (depositi di conoide all'uvionale da prossimale a distale) (SGMs); il deposito passa in eteropia latero-verticale a livelli e/o lenti di sabbie, silt e argille a stratificazione piano parallela e con intercalazioni di conglomerati eterometrici e poligenici in assetto massivo o leggermente stratoide, a supporto di matrice argilloso-siltosa marrone chiaro o rossastra, contenenti trammenti di vertebrati (Ursus sp.) (deposito di piana alluvionale da prossimale a distale) (SGMs). Nei pressi di Montemurro la porzione basale del sintema poggia in netto contatto erosivo su depositi pre-quaternari; la superficie di tetto è di natura erosionale, è modellata sia nella litofacies di conoide, più grossolana, sia in quella di piana, più sottile ed è ricoperta dai depositi dei subsintemi BOA, e BOA, e lo localmente da be, e a. Spessore in affloramento variabile da circa 10 m per la faciesi lacustre (SGMs) a circa 100 m per quella di conoide (SGMs). polimorpha), silt argillosi marrone chiaro, silt sabbiosi e sabbie con intercalazioni di lenti metriche di argille torbose ariabile da circa 10 m per la facies lacustre (SGM_e) a circa 100 m per quella di conoide (SGM_b

UNITÀ NON DISTINTE IN BASE AL BACINO DI PERTINENZA

L'Activité de la Caratterizzata da tre litofacies, distribuite in modo più o meno uniforme in tutta l'area del Foglio.
Unità litostratigrafica caratterizzata da tre litofacies, distribuite in modo più o meno uniforme in tutta l'area del Foglio.
Successioni detritiche e detritico-alluvionali stratificate o massive poste a varie quote. Affiorano principalmente nel
settore settentrionale del bacino dell'alta Val d'Agri, in appoggio sul substrato pre-quaternario. Il tetto del deposito è
rappresentato da superfici di erosione attualmente sospese e terrazzate a diverse altezze lungo i bordi della valle
nel settore compreso tra Galaino e Marsicovètere. Lungo la fascia pedemontana del bonio l'unità è suturata dai
depositi alluvionali del sintema BOA. L'unità è caratterizzata da depositi di falda detritica stratificata, passanti in
eteropia latero-verticale a litofacies detiritico-alluvionali ed alluvionali queste ultime visibili in affioramento solo in
sinistra del T. Cavalo). La litofacies dell'inico-alluvionali ed alluvionale regione della despendita de progresentata de progresentata de progresentati et progresentate progresentate. stretopia tatero-verticate a iniciates destinico-alitovionale de diavionale queste unime visibili in anciamento soto in sinistra del T. Cavolo). La litofacies alluvionale è rappresentata da conglomerati eterometrici e poligenici, con clasti calcarei ben arrotondati, a supporto di matrice sabbioso-argillosa rosso-bruna, con intercalazioni di silt argillosi e silt sabbiosi grigi ($6AO_a$). Il deposito detritico e quello detritico-alluvionale sono rappresentati da brecce eterometrice a supporto clastico, distributile in livelli decametrici e ben stratificate, con clasti calcarei e raramente silicei e con intercalazioni di lenti sabbioso-siltose rossastre ($6AO_b$), che passano lateralmente a livelli decimetrici di brecciole a supporto di matrice argilloso-siltose rossastra, in assetto stratoide, con clasti calcareo-silicei a spigoli $\frac{1}{2}(6AO_b)$, pertambi i corri presentano a diverse alterza stratificate, assumi intercalazioni con a 30 m. en con controli calcareo-silicei a spigoli $\frac{1}{2}(6AO_b)$, pertambi con con controli della controli calcareo-silicei a spigoli $\frac{1}{2}(6AO_b)$, pertambi con con controli della calcareo silicei a spigoli $\frac{1}{2}(6AO_b)$, pertambi con con controli calcareo della calcareo silicei a spigoli $\frac{1}{2}(6AO_b)$, con calcare in controli calcareo con controli calcareo con controli calcareo con calcare con controli calcareo con calcare calcareo con controli calcareo con controli calcareo con calcare calcareo con calcare con calcare calcareo con calcareo con calcareo con calcareo con calcareo con calcareo vivi (GAO_c); entrambi i corpi presentano a diverse altezze stratigrafiche paleosuoli intercalati. Spessore fino a 30 m. PLEISTOCENE INF. - PLEISTOCENE MEDIO p.p.

DEPOSITI SINOROGENI MEDIO-MIOCENICI

FLYSCH DI GORGOGLIONE

Unità litostratigrafica suddivisa in due membri: arenaceo-conglomeratico (FGO₂) prossimale e in posizion geometrica superiore, e arenaceo-argilloso (FG01), distale e in posizione inferiore. Nell'area del Foglio affiora il

membro F60₁. Alternanza di arenarie grigio-giallastre, di argille e di argille marnoso-siltose grigio-verdi, talora in intervalli di elevato spessore (F50₁). Le areniti variano da litareniti feldspatiche ad arcosi litiche a cemento spatico, in strati da sottili a 1-2 m. Localmente sono presenti lenti di arenarie grossolane incoerenti, congjormerati matrice sostenuti (F60_{1a}), intercalazioni di 10-30 m di marne calcaree grigie (F60_{1a}), e olistostromi (ol) costitutiti da selci, radiolariti, calcareniti e argilliti plumbee, oltre a blocchi di formazioni sicilidi I.s., di ABD e di rocce ignee (rv). Nel Foglio Marsico Nuovo nelle marne del membro F60₁ associazioni a Globoquadrina dehiscens e a Praeorbulina glomerosa s.l. e nannofossili della biozona MNN5a del Langhiano medio. Al di fuori del Foglio l'età raggiunge anche il Serravalliano superiore (cfr. Foglio Sant'Arcangelo). Appoggio discordante in onlap su ABD₁ e ABD₂. Spessore fino a 800 m. Depositi di bacino di tipo collisionale controllato dalla tettonica, in cui si sono sviluppati torbicliti da prossimali a distall. L'età va del membro FGO, è:

UNITÀ TETTONICA SILENTINA

membro arenaceo-argilloso (ABD₃) (cfr. Flysch di Albidona Esterno - FBI - Foglio Sant'Arcangelo): Alternanza di arenarie grigio-ocracee in strati da sottili a medi e di marne, marne argillose ed argille siltose grigio-brune, cui si intercalano lenti di calcari marnosi e di marne calcaree in strati da medi a banchi spessi fino a 20 m (ABD3a). Spessore del'intervallo fino a 250 m.

membro marnoso-calcareo (ABD2) (cfr. Flysch di Albidona Interno - FAI -, Foglio Sant'Arcangelo): Alternanza di arenarie litiche grigio-giallastre, marne, marne argil ose e argille siltose, con intercalazioni di megastrati carbonatici spessi fino a 80 m (ABD₂₄). Spessore dell'intervallo fino a 500 m. nembro caotico (ABD₁): Argilliti fissili plumbee, inglobanti microbrecce ad elementi cristallini, *pillow-lava*s e diaspr

Spessore dell'intervallo da pochi metri a circa 100 m. Spessore dell'intervallo da pochi metri a circa 100 m.
Il contenuto paleontologico dell'intera formazione è rappresentato da scarse associazioni sia a foraminiferi che a nannoflore indicative di età variabili dal Cretacico al Miocene inferiore. Al di fuori del Foglio, i livelli basali dell'unità contengono rare Helicosphaera carteri, mentre nei livelli sommittali è presente H. scissura, indicativa del Miocene inf. Passaggio a SCE graduale. Spessore complessivo della formazione fino a 850 m. L'intera unità costituisce un sistema toroiditico-emipelagico di bacino profondo, interessato da mobilità tettonica.

blocchi di rocce cristalline, marne calcaree e lembi della formazione SCE, oltre a blocchi di calcari biocostruiti (cb).

UNITÀ TETTONICA ALBURNO - CERVATI - POLLINO

FORMAZIONE DEL BIFURTO Argilliti silicifere di colore bruno o vinaccia, argilliti marnose grigio-brune con intercalazioni di strati e lenti sottili, medi e spessi di brecciole e calcarentti brune gradate a macroforaminiferi, quarzoarentti fini brune e calcari marnosi grigi. La formazione è paraconcordante su TRN. Spessore fino a 100 m. Depositi riferibili a sistemi torbiditici di acque profonde. MIOCENE INF. - MIOCENE MEDIO p.p.

CALCARI CON REQUIENIE E GASTEROPODI

CALCARI CON REQUIENIE E GASTEROPODI

Calcari fangosostenuti e calcareniti, calciruditi grigiastre, biancastre e avana, talora calcari dolomitici, in strati da medi a spessi, o talora sottili. A luoghi, nella parte alta, calcari dolomitici laminati e a bande, grigiastri e grigio-galilognoti, in strati da medi a spessi. Tra i microfossili miliolidi, ostracodi, foraminiferi bentonici e dasicladali, e associazioni riferibili alle biozone a "Cuneolina scarsellai e C. camposaurii, tra cui Praechrysalidina infracretacea, "C. scarsellai, Salpingoporella cf. cemi, Sabaudia sp., e a probabile Favreina salevensis e Salpingoporella annulata, tra cui S. annulata, Trocholina dalpinienasis. T. d. molesta. Passaggio superiore a RDT. Spessore totale fino a 500 m. Ambiente di deposizione da subtidale-lagunare a peritidale.

GIURASSICO SUP. p. p. - CENOMANIANO

UNITÀ TETTONICA DEI MONTI DELLA MADDALENA

FORMAZIONE DEL BIFURTO

Argillici e argilliti marnose grigio-brune, avana e giallastre con lenti sottili e medi di brecciole e calcareniti brune a macroforaminiferi, quarzoareniti fini e sublitareniti brune, calcari marnosi grigi e rare siltiti grigio avana. Locali lenti di litocalciruditi brune, clastosostenute, con clasti in facies di piattaforma s.t. (Blfa). Tra i foraminiferi, Miogypsina sp. e sinoides sp. La giacitura è caotica. Appoggio discordante su termini di età differente della successione del lella Maddalena. Spessore fino a 20 m. Ambiente deposizionale bacinale con processi torbiditici. MIOCENE INF. - MIOCENE MEDIO p.p.

CALCARI BIOLITOCLASTICI CON RUDISTE

CALCARI BIOLITOCLASTICI CON RUDISTE

Calcarentii grigio-biancastre in strati da medi a molto spessi, bioclastiche con frammenti di rudiste, ostreidi e foraminiferi (Calcari cristallini Auctt.), calciruditi litc e intra-bioclastiche, in strati e banchi lenticolari, più frequenti nella parte bassa, e subordinate calciluttii grigio chiare, in strati sottili. Microfauna biodetritica a: probabile Districoplax sp. (non più antico del Paleocene), e con associazioni della biozona a Orbitolira (Albiano sup. - Cenomaniano); foraminiferi planctonici: Dicarinella sp. (?Turoniano sup. - Senoniano), e inferiormente, Helvetoglobotrurcana helvetica nella matrice di livelli calciruditici (biozona a Helvetoglobotrurcana e Hippuritidae, Turoniano inf. - medio). Passaggio in basso e lateralimente a 00c e a CU. Spessore affiorante superiore a 250 m. L'ambiente deposizionale può essere riferito a settori relativamente esterni di rampa carbonatica e ad ambienti di scarpata.

CALCARI CON REQUIENIE E GASTEROPODI

Unità litostratigrafica caratterizzata da tre intervalli.

Nella parte alta: calcareniti e calcilutti grigiastre con cavità fenestrali e/o loferitici, talora con rudio in strati di spessore medio; localmente facies fangosostenute a miliolidi e ostracodi. Tra i microli di spessore medio; localmente facies fangosostenute a miliolidi e ostracodi. Tra i microli di periodi di spessore medio; localmente facies fangosostenute a miliolidi e ostracodi. Tra i microli di periodi di periodi

Cossmannea annulata, Plesiophygmatis nobilis e Nerinea edoardi, Eunerinea emesti, Polyconites si). Nella parte media: alternanze di calciluttit e calcarenti, raramente calcaren-cololomitich, rigide, bi con cavità fenestrali o con inclusioni marnose biopeloidali o biointraclastiche, raramente stromatolitiche, A II Monte di Marsicovetere e di Viggiano, Arenara, Villa d'Agri: alternanze di strati da molto spessi a medi, di calcari detritici con bioclasti di requienidi e gasteropodi, talora calcilutti, grigiastre, lenti di calciruditi intraclastiche; calciluttiti grigiastre o bluastre; tra i bioclasti, frammenti di echinodermi e coralli. In questa porzione dell'unità: associazioni grigiastre o bilastre, ira i nocasti, irammenti di eciminodernii e coraii. In questa porzione dei milita: associazioni microfossilifere della biozona a Ostracodi e Miliolidae tra cui Nezzazata gyra, Nezzazata simplex, ostracodi e miliolidi; Salpingoporella dinarica (biozona a Salpingoporella dinarica); ?Cuneolina scarsellai, cuneoline primitive, Praechnysalidina infracretacea, Haplophragmoides joukowskiji, Campanellula capuensis (biozona a ?Cuneolina scarsellai e Cuneolina camposaurii); in sinistra Agri. Cuneolina camposaurii, Lithocodium aggregatum, Praechnysalidina infracretacea, Belorussiella sp., Salpingoporella annulata; in associazione o meno, Protopeneropiis ultragranulata, Ortonella lemoineae, Montsalevia salevensis, Pseudocyclammina lituus, Haplophragmoides joukowskyi, Actionorella podolica (biozona) a "Usbocodium acceptatum".

la, Urtoneila termoineale, infonisalevia salevensis, Pseudocyclammina lituus, Papiopniagmoides joukowskyi, Actinoporella podolica (biozona a Lithocodium aggregatum), Nella parte più bassa è diffuso un livello spesso fino ad alcune decine di metri di calcareniti e calcilutiti grigiastre e biancastre, coltitiche o con coidi; rari calcari dolomitici. Contiene associazioni delle biozone a Farreina salevensis e Salpingoporella annulata (tra cui Trocholina delphinensis, Trocholina cf. molesta, Verneullina sp.) e a Clypeina jurassica (tra cui C. jurassica, Parurgorina caelinensis, livelli ricchi di Campbelliella striata). La formazione contiene macrofauna ad acteonidi e/o nerineidi, bivalvi, echinodermi, coralli isolati, calcispugne; nella carte media e alta, utilitatene la espesage perpetensia è por pere di e/On Acabistet depositione de perepetente de la la putilitate. rudistacee. Lo spessore complessivo è non meno di 600 m. Ambiente deposizionale compreso tra il subtidale lagunare e il peritidale, a luoghi (aree nord-orientali) di tipo marginale. TITONICO p.p. - CENOMANIANO

CALCARI E CALCARI DOLOMITICI

Calcilutiti, calcareniti, calcari dolomitici, talora calciruditi, prevalentemente di colore grigiastro, o a luoghi da grigio carciarenti, calcarrenti, calcarrenti, calcarrentici, talora calcifucioni, prevalentemente di colore grigiastrio, o a loogini da grigio avana a grigio scuro, generalmente di posizione statigrafica incerta o non determinata nell'ambito della successione carbonatica. Talora riconoscibili intervalli confrontabili con le unità CDO, CCM, CRQ, o dubitativamente con DBS, CPL, CBI. A luoghi, i livelli inferiori di CLU sono parzialmente dolornitizzati al passaggio con l'unità DOC. Nella macrofauna gasteropodi, bivalvi, resti di echinodermi, coralli isolati, calcispugne; tra i microfossili, foraminiferi bentonici, alghe calcaree. Lo spessore potrebbe superare i 1000-1100 m. Passaggio in basso e laterale a CPL o a DOC; in alto a CRO o a CBI. Ambiente deposizionale riferibile a differenti settori di piattaforma carbonatica, da siutibidale. Jaunare sino a ad ambienti di scamata: subtidale-lagunare sino a ad ambienti di scarpata. TRIASSICO SUP? - CRETACICO SUP?

CALCARI E CALCARI DOLOMITICI (CLU)

Calcari dolomitici, dolomie saccaroidi di colore grigio-biancastro, da macro a microcristalline, a stratificazione indistinta, brecce cataclastiche a elementi eterometrici e doloareniti da grossolane a fini, talora debolmente cementate, con plaghe residue meno intensamente fratturate (CU_b); calcari grigio-bluastri in strati sottili, calcari cristallini intra e bioclastici a grana fine di colore biancastro o grigio-nocciola fittamente spatizzati, ad ooliti, oncoidi e impronte di lamellibranchi, pseudo stratificati o fortemente amalgamati in strati da medi a banchi, ottre a calcari dolomitici, calcareniti e brecciole (CLU_b). Nelta litofacies CLU_b microfaune con associazioni a Siphovalvulina variabilis, Thaumatoporella parvovesiculifera, Gaudryina sp. (Giurassico inferiore-Giurassico medio), Selliporella donzelli, Redmondolides lugeoni (biozona a Siphovalvulina variabilis, sottozona a Seliporella donzelli, Redmondolides lugeoni (biozona a Siphovalvulina variabilis, sottozona a Seliporella donzelli degiocano uso. Bathorilano inf.) e a Protopeneropiis striata, Macroprella preturioni (biozona a Protopeneropiis striata) (Giurassico superiore). Nella litofacies CLU_a sono state riconosciute Trocholina cf. invoiuta, T. sagittaria, T. cherchiae, Lithocodium aggregatum (biozona a Lithocodium aggregatum) (Bernasiano-Valanginiano), oftre a frammenti di Orbitolina (Conicoorbitolina) sp., Hippuritacea, che estendono l'età al Cenomaniano. Affiorano in blocchi di dimensioni variabili in appoggio tettonico sulle unità lagonegresi o inglobati nelle argilliti ABO. Solitamente le dolomie cataclastiche marcano i contatti tettonici basali. Spessore non fenore a 300 m. Relativamente ai livelli affiorant. l'età dell'unità litologica è: TARDO GIURASSICO INFERIORE-CENOMANIANO INFERIORE

DOLOMIC INDIFFERENZIATE

Diomi como estado a cara meneral e calcari dolomitici grigio chiano, privi di strutture sedimentarie primale o importante e staticate di requesta allo stato cataclastico. Comprendono una litofacies subordinata costituta prevale fermente da caractico un tito reticolo di vene calcitiche o anche molto fortemente fratturati. L'unità e latto da contatti infunci e passa con contatto irregolare e graduale, anche talora inglobandole come en non caractratata. L'unità e intra della del SOPIA DEI PIARIO DI SOMASCOTTINEI L'RIASSICO SUP - PALEOCENE

UNITÀ TETTONICA LAGONEGRESE II

ARGILLITI DEL T. SERRAPOTAMO
Argilliti brune, scagliettate, con rare sottili intercalazioni di arenarie fini quarzose giallastre e di arcosi, inglobano olistoliti carbonatici mesozoici (cb). Affiorano in continuità su FMM o, con contatto di scollamento su FYGh e/o STSh e ono ricoperte meccanicamente da ABD, dalle argille varicolori Sicilidi e dalle dolomie DOC. Spessore fino a 100 m.

ELVSCH GALESTRING

Formazione costituita da due litofacies prevalenti: marnoso-silicea (FYGa) e calcareo-marnosa (FYGb), relative alle unità lagonegresi I e II.

unità lagonegresi i e II.

litofacies calcareo-marnosa (FYG_b): Marne siltose, calcilutiti, marne e calcari marnosi avana a frattura prismatica in strati da medi a molto spessi, argilitii silicifere grigie o brune, e subordinate brecciole calcaree gradate. Faune a rari radiolari e spicole di spugne. Nelle brecciole Coscinoconus alpinus, Protopeneroplis striata, Nautiloculina oolitica, Trocholina sp., Armobaculites sp., Lenticulina sp. e rare calpionelle, che indicano il Cretacico inferiore, e nannoflore a Cruciellipsis cuvilieri, Watznaueria bamesae, Nannoconus steinmannii, Stradneria cenulata (fino all'Aptiano). Al di fuori del Foglio nannoflore con Micula staurophora e Watznaueria spp. estenderebbero l'età al Turoniano. Il passaggio di base a STS₆ e verso l'alto a FMM è graduale. Spessore tra 0 e 300 m. Ambiente di bacino prossimale, con sorgadici processi torbiditici.

Unità litostratigrafica suddivisa in quattro litofacies, caratterizzanti ambienti di bacino da distale a prossimale: Lagonegro-Sasso di Castalda (STS_a) relativa all'unità lagonegrese I; Armizzone (STS_b), Pignola-Abriola (STS_c) e S. Fele (STS_d) per l'unità lagonegrese II. Nell'area del Foglio, relativamente all'unità tettonica di riferimento, affiora la

litofacies Armizzone (STS_b): diaspri e argilliti silicifere policrome, cui si intercalano sottili strati di calcilutiti grigie. Segue una fitta alternanza di argilliti, di calcari fini avana con liste di selce grigia, di calcilutiti rosse e di calcari cristallini grigi, di argilliti varicolori con intercalazioni di radiolariti. Tetto e base della formazione diacroni. Spessore RETICO - CRETACICO

Formazione costituita da quattro litofacies, caratterizzanti ambienti di bacino da distale a prossimale: Lagor Sasso di Castalda (SLC_a) per l'unità lagonegrese I; Armizzone (SLC_b), Pigno a-Abriola (SLC_c) e S. Fele (SLC_d) per l'unità lagonegrese II. Relativamente all'area del Foglio affiora la litofacies SLC_b.

litofacies Armizzone (SLC_b): Calcilutiti grigie e calcilutiti sillicifere con noduli e liste di selce nera in strati medi e

spessi, calcareniti e calcisititi a l'aminazione parallela con sottli interstrati argi losi verdastri, intensamente fratturate e calcari dolomitici e dolomie giallastre con liste e noduli di selce, con passaggii latero-verticali sumati. Macrofossili riferibili ai generi Posidonomya e Hadobia. In letteratura vengono segnalate Halobia cassiana, H. austriaca e verso l'alto H. norica. Passaggio interiore a FAC graduale per alternanza di calcilutti silicifere nodulari e di argilliti verdi o vinaccia. Verso l'alto la transizione a STS è graduale per l'infittirsi della frazione silicea. Spessore 250-300 m. TRUISSICO SUR.

Unità litostratigrafica caratterizzata da diverse litofacies. Nell'area del Foglio sono prevalenti argilliti silicifere rossastre in lamine e strati molto sottili, radiolariti rosse e diaspri verdastri alternati a siltiti rosse e verdi in strati sottili rossastre in lamine e strati molto sottili, radiolariti rosse e diaspri verdastri altemati a silitti rosse e verdi in strati sottili e medi. Verso l'alto l'unità è caratterizzata da prevalenti argilliti verdastre passanti ai calcari SLC₀ con marcata eteropia (area di II Fisciolo), oppure tramite un intervallo a mame colore crema con selce, alternate ad argilliti policrome (area di Murgia La Gorpa). A varie altezze stratigrafiche sono presenti calcari massivi grigi ad alghe o bioclastici in banchi, e corpi cupoliformi biocostruti (litofacies organogena - FAC₃). Nelle litofacies basali faune a Endosporites papillatus. Densoisporites sp., Lundbladispira sp., oltre a foraminiteri quali Meandrospira pusilla - M. dinarica, estenderebbero l'età fino alla base del Triassico medio. Faune a Daonella tararnellii, D. udvariensis, D. boecki, D. ct. tyrolensis, del Ladinico inferiore nelle argille rosse, oltre a Posiconomya sp., Daonella lommeli e rare ammoniti. Passaggio verso l'alto parzialmente eteropico a SLC_b. Spessore massimo affiorante 200 m circa. L'età complessiva dell'unità è:

FLYSCH GALESTRINO

calcilutti silicifere grigio-brune, in strati da sottili a 2 m; sporadici livelli architici fini, gradati e con strutture da corrente alla base. Le argilliti costituiscono strati fino a parecchi metri e localmente prevalgono sulle altre componenti littiche. L'assetto è caotico. Faune a scarsi radiolari, spicole di spugne e rari nannofossili quali *Stradineria crenulata*, Cruciellipsis cuvillieri e Watznaveria spp. Passaggio a STS graduale; superiormente la successione è troncata tettonicamente. Spessore fino a 150 m. Ambiente bacinale caratterizzato da pelagiti carbonatiche e pelitiche. CRETACICO INF.

SCISTI SILICEI

litofacies Lagonegro-Sasso di Castalda (STSa): Alternanza di diaspri verdi, bruni e nerastri in strati sottili paralleli, di intofacies Lagonegro-Sasso di Castalda (S13a): Alternanza di diaspir verdi, bruni e nerastri in stratta sottui paraileil, di arquilitti siliofiere rosse e verdi, di diaspir bianchi e verdi in stratti medio-sottii, talora medio-spessi, con rare intercalazioni di brecciole calcaree silicizzate e di marne silicifere rosse o grigie fogliettate, in livelli da molto sottili a medi con strutture di fondo e da corrente. Nell'intervallo basale, faune a radiolari e a spicole di spugne anche nella frazione marnosa; nelle brecciole anche foraminiferi arenacei ed echinidi. Passaggio a PYG graduale per alternanza di diaspir manganesiferi, argilliti plumbee e calcari siliciferi. Spessore fino a 300 m. Ambiente pelagico profondo. RETICO - GIURASSICO SUR

CALCARI CON SELCE

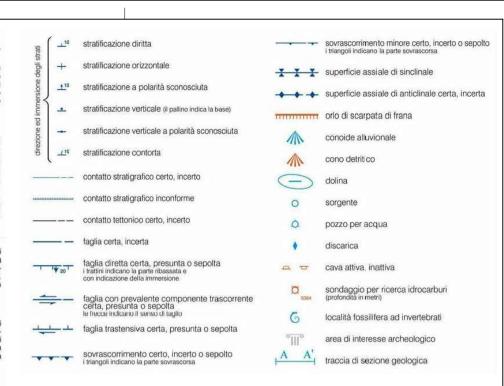
ALCARI CON SELCE [itofacies Lagonegro-Sasso di Castalda (SLC₂): Calcilutiti grigie con liste e noduli di selce, in strati da sottili a spessi. La formazione inizia con un livello fossilifero silioizzato di circa 2 m ad Halobia styriaca, seguono calcilutiti grigie con selce e un'alternanza di marne e argilliti policrome con H. superba, H. cf. cassiana e H. styriaca, oltre a numerose Posidonomya sp. La parte mediana della successione è rappresentata da calcari grigi con liste e noduli di selce ad H. chariyana alla base e calcilutti grigie, in strati da 30 cm a 2 m, ad ammoniti non classificabili e H. halorica; verso l'alto marne e argilliti nere ad H. no rica e H. lineata, oltre a varies specie di Posidonomya. Nella parte alla calciliti de al late acquiti di propagnato. alta calcilutiti con liste e noduli di selce, sempre più silicee che con intercalazioni di marne, arcilliti silicee policrome passano gradualmente a STS_a. Spessore fino a 400 m. Ambiente marino profondo. CARNICO - NORICO

OLISTOLITI e OLISTOSTROMI nelle argilliti del T. Serrapotamo, nella formazione di Albidona e nel flysch di

calcari biocostruiti (cb)

selci, radiolariti, calcareniti e argilliti (ol)

rocce ignee (rv)



Fonte: ISPRA - Carta Geologica d'Italia FG 505- Moliterno - FG 489 Marsico Nuovo

LEGENDA

Area cluster

