FOGLIO 522 SENISE

Stampa: SYSTEMCART Srl - 2017

Simone Giovanni d'Ineca (2017) - *Carta Geologica d'Italia alla scala 1:50.000, F. 522 Senise*, ISPRA, Roma.

DOI: 10.15161/oar.it/212449

ISPRA - Istituto Superiore per la Protezione e la Ricerca Ambientale
SERVIZIO GEOLOGICO D'ITALIA
Organo Cartografico dello Stato (legge n° 68 del 2.2.1960)

CARTA GEOLOGICA D'ITALIA

alla scala 1:50.000

REGIONE BASILICATA

SENISE
FOGLIO 522
della Carta 1:50.000 dell'I.G.M.

RESPONSABILE DEL PROGETTO CARG PER LA REGIONE BASILICATA: B. Anzidei[1]
COORDINATORE SCIENTIFICO: T. Pescatore[2]
DIRETTORE DI RILEVAMENTO: M. Schiattarella[3]
SUPERVISIONE DEL QUATERNARIO CONTINENTALE: S. I. Giano[3]

1 - Dipartimento Ambiente, Territorio, Politiche della Sostenibilità, Regione Basilicata
2 - Dipartimento di Scienze della Terra, dell'Ambiente e delle Risorse, Università di Napoli Federico II, Benevento;
3 - Dipartimento di Scienze Geologiche, Università degli Studi della Basilicata, Potenza;
4 - Dipartimento di Geologia e Geofisica, Università degli Studi di Bari Aldo Moro, Bari;
5 - Dipartimento di Scienze della Terra, Università degli Studi di Napoli Federico II, Napoli;
6 - Dipartimento Geomineralogico, Università degli Studi di Bari Aldo Moro, Bari.

SUDDIVISIONE DEI RILEVAMENTI GEOLOGICI ALLA SCALA 1:25000
RILEVATORI ESPERTI: su F. Pinto[2]; su M. Schiattarella[3]
RILEVATORI: su P. Giammarino[4], su S. I. Giano[3]
RILEVATORI ASSISTENTI: su N. Del Gaudio[5], su G. Tambone[6]
ANALISI DI LABORATORIO:
Biostratigrafiche: G. Crimpo (coord.)[3], V. Di Donato[3] e P. Esposito[3]
Petrografiche: G. Piccarreta[6]

Rilevamenti eseguiti negli anni: 1995 - 2001

Copyright by ISPRA - Servizio Geologico d'Italia - 2017
Dal foglio dell'Istituto Geografico Militare (Autorizzazione IGM n° 9065 del 07-03-2005)
Carta Ufficiale dello Stato - Legge n. 68 del 2.2.1960. Tutti i diritti di riproduzione e di rielaborazione riservati
Progetto CARG - Legge 67/88
Direttore Responsabile: C. Campobasso

UNITÀ QUATERNARIE

UNITÀ NON DISTINTE IN BASE AL BACINO DI PERTINENZA

UNITÀ IN FORMAZIONE

Depositi di frana a_a
Deposito destrutturato eterogeneo ed eterometrico con litofacies variabili da argillosa ad ammassi di blocchi con matrice argilloso-sabbiosa.

Detrito di falda b_b
Deposito eterogeneo ed eterometrico, stratoide o massivo, sedimentato per gravità al piede dei versanti; talvolta con grossi blocchi non differenziati cartograficamente. *O*

Depositi alluvionali attuali b
Deposito di ghiaia grossa-sabbioso e limoso con stratificazione incrociata concava e obliqua alternate in formazione in alveo; ghiaie a supporto clastico o con matrice sabbiosa, con lenti sabbioso-argillose (conoide alluvionale).

Coltre eluvio-colluviale b_2
Deposito costituito da sedimenti fini con clasti di vare dimensioni e forme; è cartografato quando supera il metro di spessore.

UNITÀ COMPLETAMENTE FORMATE

Depositi alluvionali terrazzati b_a
Ghiaie clasto-sostenute, con matrice sabbiosa ed intercalazioni di lenti sabbioso-argillose; sabbie da medie a grossolane con nidi ciottoli e macrofossili marini in frammenti provenienti dall'erosione delle arenarie del supersintema di Calvera e presenti essenzialmente in prossimità dei fondovalle attuali; le ghiaie sono a supporto clastico, con stratificazione incrociata concava e obliqua ed è completamente formato, non più riondabile ed alluvionale in quanto non più interessato dagli eventi di tipo alluvionale. *OLOCENE*

Deposito di frana antica a_{2a}
Deposito eterogeneo ed eterometrico a struttura caotica con litofacies variabili da argillosa a lapidea; è deposto è costituito da blocchi immersi entro una matrice argilloso-sabbiosa. *OLOCENE*

Travertino t_1
Travertino fitoclastico e filoormale da poco coerente a scolito (affiora in località Magnano). *PLEISTOCENE SUP p.p. - OLOCENE p.p.*

UNITÀ DISTINTE IN BASE AL BACINO DI PERTINENZA

BACINO DEL FIUME SINNI

SUPERSINTEMA DI SANTA BARBARA E MASSERIA BANELLE (MR)
L'unità raggruppa i depositi terrazzati legati allo sviluppo del reticolo idrografico del Fiume Sinni e del Fiume Sarmento, posti in sinistra del Fiume Sinni e in destra del Fiume Agri. Il limite basale è discordante erosivo basale è ben esposto lungo il Fiume Sarmento, nei pressi dell'abitato di San Costantino Albanese e lungo il Fiume Sinni in località Timpa del Caprario; il top rappresentale coincide con la superficie topografica dei diversi ordini di terrazzi fluviali. *(MR)*
PLEISTOCENE MEDIO p.p. - SUP p.p.

SINTEMA DI PIANO DELLE MANCHE
In parte corrispondente con il sintema di Rotonello di Gawsewska & Lorezno (2003): i depositi di quest'unità formano i terrazzi più recenti generati dall'approfondimento verticale della rete drenante del Fiume Sinni e dei suoi affluenti e che risultano ancora oggi parzialmente interessati dalle aree fluviali; che il fiume Sinni che i fiumi Sinni contiene i depositi appartenenti a subintrmi di San Calsido e di Cappella dei Cappuccini e la valle del Fiume Sarmento quelli del subintrema di San Costantino Albanese e del subintrema di Calvera e presenti essenzialmente in prossimità dei fondovalle attuali; localmente i depositi del sintema sono ricoperti da alluvionali. (Giannandrea & Loiacono, 2003), fuori dall'area del Foglio. La discontinuità di letto è rappresentata da superfici erosive basali e da superfici di discontinuità stratigrafica rappresentate dal Bacino recente di Sant'Arcangelo e nel subsintema più pliocenico, mentre quella di tetto coincide con la superficie topografica dei diversi ordini di terrazzi fluviali. *(MR)*
PLEISTOCENE SUP p.p.

Subintrema di San Calsido
Alternanza di conglomerati clasto-sostenuti con stratificazione incrociata, sabbie con lamine sottili piano parallele e livelli con laminazione di macrofossili rimaneggiati (depositi alluvionali).
PLEISTOCENE SUP p.p.

Subintrema di Cappella dei Cappuccini
Conglomerati massivi e con stratificazione incrociata, lenti di sabbie grossolane con predominanza di sabbie massive (depositi alluvionali e di conoide alluvionale) e sabbie fini sottilmente stratificate con macroreperti (resti di macrofossili) che affiorano in località Masseria Marcon.
PLEISTOCENE SUP p.p.

Subintrema di San Costantino Albanese
Conglomerati clasto-sostenuti in assetto massivo immersi in matrice sabbioso-argillosa rossastra che passano verso l'alto a conglomerati sabbiosi e sabbie massive con stratificazione incrociata concava (depositi fluviali) (depositi di conoide alluvionale che affiorano nel sub-bacino del Fiume Sarmento).
PLEISTOCENE SUP p.p.

SINTEMA DEL FOSSO ACQUA SALSA
Il sintema raggruppa i depositi terrazzati generati durante gli episodi più antichi di approfondimento verticale della rete idrografica nel settore nord-orientale del bacino di Sant'Arcangelo. La base della successione poggia con un contatto erosivo sui depositi sabbioso-argillosi del sintema di Senise e il tetto coincide con la superficie topografica dei terrazzi alluvionali nell'area. La successione è formata da conglomerati in assetto massivo o con stratificazione incrociata, immersi in matrice sabbiosa-rossastra o limoso-argillosa di colore arancione.
PLEISTOCENE MEDIO p.p. - SUP p.p.

BACINO DEL FIUME AGRI

SINTEMA DI SAN CHIRICO RAPARO
L'unità affiora esclusivamente nel settore nord-occidentale del foglio nei pressi dell'abitato di San Chirico Raparo ed è caratterizzata da spessori che variano da 10 a 20 metri. La superficie di appoggio basale è modellata sia nei substrato pre-pliocenico che nelle unità plio-pleistoceniche del bacino di Sant'Arcangelo, mentre la superficie di tetto coincide, generalmente, con la superficie topografica, talvolta terrazzata e sospesa rispetto all'alveo attuale del fiumetto Racanello. *(RTN)*
PLEISTOCENE MEDIO? - SUP p.p.

Subintrema di Masseria Banella
Alternanza di sabbie e silt in lenti e livelli; sabbie con lenti conglomeratiche o contenenti ciottoli dispersi; fanglome-rati in lenti (depositi di canale e/o di tracimazione).
PLEISTOCENE SUP p.p.

Subintrema di Torre San Vito
Travertino massivo e molto cementato costituito da calcareniti e calcirudi fitoclastiche con intercalazioni di travertini incoerenti e stromatolitici *(tv)*.
PLEISTOCENE MEDIO?-SUP p.p.

UNITÀ A LIMITI INCONFORMI NON DISTINTE IN BASE AL BACINO DI PERTINENZA

SUPERSINTEMA DEL BOSCO DI FARNETA (BF)
L'unità comprende depositi alluvionali terrazzati posti a quote variabili rispetto all'andamento attuale e distribuiti in maniera ubiquitaria non solamente in tutta l'area del Foglio Senise ma anche in aree limitrofe; corrisponde in parte alla "Successione del Bosco di Farneta" di Giannandrea & Loiacono (2003) e in parte alla "Successione di Monte Calvario" di Giannandrea & Loiacono (2003). Il supersintema è cresta, inoltre con i "depositi fluvio-lacustri", le "Sabbie e conglomerati di Serra Cometa Auct. p.p." ed i "Conglomerati e sabbie di Guardia Perticara" descritti nel Foglio 506 Sant'Arcangelo. Il supersintema del Bosco di Farneta è formato dal sintema di Toppo del Sigillo, distribuito in prevalenza nel settore meridionale del Foglio 522 e dal sintema di Piano delle Rose di Giannandrea & Loiacono (2003) che affiora in corrispon-denza dello spartiacque principale tra i Fiumi Sinni e Sarmento e non rientra nell'area del foglio.
PLEISTOCENE MEDIO p.p.

SINTEMA DI TORRE DEL TAGLIO
La successione affiora in buona parte del foglio al top delle unità plio-pleistoceniche del bacino di Sant'Arcangelo e raggiunge spessori variabili da poche decine di metri ad oltre cento metri nelle aree depocentrali. È deposito è costituito da conglomerato poligenico, granulosostenuti con ciottoli di dimensioni variabili tra 5-40 cm e con matrice sabbiosa rossastra, da sabbie e da limi argillosi grigio-azzurri, contenenti resti di macrofauna marina. Si tratta di diverse alloctrostratigrafiche e localmente sono presenti in successione conglomerati minerari in matrice carbonatica di natura travertinosa; lo spessore varia da alcuni metri fino a 100 m (TGL). In località Piano dei Campi la successione passa in eteropa latero-verticale a brecce eterometriche con cortici carbonatici a spigoli vivi o poco arrotondati con alla base grossi blocchi isolati di dimensioni metriche, provenienti dallo smantellamento del rilievo di Monte Raparo; il supporto è a matrice sabbiosa ed argillosa di colore rosso con rare lenti a supporto clastico; sono presenti intercalazioni di lenti sabbioso-argillose di colore rosso-marrone (con detritici e subordinatamente fable di natura travertinosa; lo spessore varia da alcuni metri fino a 100 m (TGL). Il limite basale è discordante erosivo modellato nelle unità plio-pleistoceniche del bacino di Sant'Arcangelo e nel substrato pre-pliocenico costituisce la discontinuità alla base dei depositi del sintema; il contatto erosivo si osserva sia in prossimità del bosco di Farneta che in destra del Torrente Racanello. La discontinuità superiore coincide con una superficie erosiva/deposizionale terrazzata presente a quote più elevate rispetto al fondovalle attuale; localmente i depositi del sintema sono ricoperti da paleosuoli rossi o da tu
PLEISTOCENE MEDIO p.p.

UNITÀ PLIO-PLEISTOCENICHE DEL BACINO DI SANT'ARCANGELO

SUPERSINTEMA DI FARDELLA (FL)
L'unità raggruppa depositi continentali di ambiente alluvionale (conoide e piana) e lacustri, leggermente discordanti tra loro e separati da una superficie interna di tipo erosivo che pone a contatto il sintema di Chiaromonte (ICR) nella parte alta della successione ed il sintema di Francavilla (FRN) nella porzione basale. Le superfici erosive a letto ed a tetto si osservano nella porzione meridionale del bacino, nei pressi del Fiume Sinni ed in quella del Fiume Sarmento; la base erosionale del supersintema poggia su depositi in assetto discordante appartenenti sia al supersintema di Monte Serico che a quello di Senise. Localmente, la superficie di tetto è coperta dalla successione conglomeratica del supersintema del Bosco di Farneta.
PLEISTOCENE INF p.p. - MEDIO?

SINTEMA DI CHIAROMONTE
Il sintema è costituito da depositi tabulare, molto esteso lateralmente, con uno spessore medio di 60 m e che poggia con un rapporto di discordanza angolare non solo sui depositi del soltostante sintema di Francavilla ma anche sui quelli del supersintema di Calvera e sul substrato pre-pliocenico. La successione è formata da conglomerati ben organizzati, con lenti sabbiose (spessore massimo 10 cm) e stratificazione piano-parallela e incrociata concava (depositi di conoide alluvionale e di piana alluvionale). La discontinuità di tetto è rappresentata da una superficie erosiva su cui poggia la base dei depositi del supersintema del Bosco di Farneta e, localmente, i depositi delle unità non distinte in base al bacino di pertinenza.
PLEISTOCENE MEDIO

SINTEMA DI FRANCAVILLA
L'unità è formata da depositi continentali che affiorano in due grandi aree morfologicamente separate tra loro: una compresa tra i Fiumi Sinni e Sarmento e l'altra posta a nord del Torrente Serrapotamo. Tali aree sono state sede di rapido sollevamento, interessati da deformazione plastica nella parte depocentrale e compressiva-distensiva ai margini; raggiungono spessori di 600 m. Il sintema poggia in discordanza angolare sui depositi appartenenti a diversi sintemi e substrato pre-pliocenico. Il limite superiore, generalmente di tipo erosivo, costituisce la superficie di appoggio basale per i depositi appartenenti al supersintema di Fardella, del Bosco di Farneta e di Manga Rameta.
PLEISTOCENE INF p.p.

SINTEMA DI NOEPOLI *(ch. Sabbie di Allano e Conglomerati di Castronuovo del Foglio Rotondella)*
L'unità è costituita da depositi alluvionali (NOE_{gh}) e deltizi (NOE_{sb}), con una variazione di litofacie da conglomeratiche ad arenaceo-argillose, che danno luogo a quattro distinte litofacies, in eteropia laterale. Nell'ambito dei depositi alluvionali (NOE_{gh}) le litofacies prevalenti sono quella arenaceo-pelitica formata da arenarie e peliti con resti vegetali e lenti conglomeratiche, e quella conglomeratica stratificazione piano-parallela e incrociata concava, in subordine al top della successione. Le associazioni di facies esaminate sono riconducibili a depositi di conoide alluvionale (depositi alluvionali di tracimazione e di canale). Nei quadranti meridionali le litofacies arenaceo-pelitica passa in eteropia laterale alla litofacies conglomeratica, costituita da conglomerati ben organizzati e/o massivi con rare lenti pelitiche e sabbiose; la stratificazione è piano-parallela, incrociata o concava (depositi di piana e conoide alluvionale). Verso i quadranti settentrionali la litofacies arenaceo-pelitica passa in eteropia laterale a depositi deltizi (NOE_{sb}), in particolare alla litofacies arenaceo-pelitica, costituita da arenarie e peliti con resti vegetali e lenti conglomeratiche, e quella conglomeratica ed organizzate in sequenze di strati e banchi amalgamati con spessore variabile da 20 a 40 metri e con macrofossili spesso concentrati alla base dei canali; localmente, a tetto delle arenarie, sono presenti conglomerati a matrice sabbiosa, con stratificazione piano-parallela e incrociata, spessi alcuni metri (depositi di piana e fronte deltizia prossimale). Verso nord la litofacies arenacea di NOE_{gh} passa a sua volta in eteropia laterale alla litofacies arenaceo-pelitica, costituita da una successione di arenarie e peliti di spessore variabile da alcuni centimetri ai metri, con stratificazione piano-parallela e macrofossili isolati; a luoghi, sono presenti lenti di conglomerati a supporto clastico, con stratificazione piano-parallela e incrociata, spessi alcuni metri (depositi di piana e fronte deltizia prossimale). Verso nord la litofacies arenacea di NOE_{gh} passa a sua volta in eteropia laterale alla litofacies arenaceo-pelitica, costituita da una successione di arenarie e peliti di spessore variabile da alcuni centimetri ai metri, con stratificazione piano-parallela e macrofossili isolati; a luoghi, sono presenti lenti di conglomerati a matrice sabbiosa