

RELAZIONE GEOLOGICA E GEOMORFOLOGICA

**Realizzazione di un Parco Agrivoltaico Avanzato
di potenza nominale pari a 20 MWp
denominato "MACOMER 2"
sito nei Comuni di Macomer (NU)**

Località "Fustinaqa"

PROPONENTE:



Energia Pulita Italiana 8 s.r.l.

Rev00	<i>Emissione per procedura di VIA</i>	Data ultima elaborazione: 30/11/2022		
Redatto	Formattato	Verificato	Approvato	
Dott. Geol. Nicola Pili	Dott. Geol. Nicola Pili	Dott. Agr. P. Vasta	ENERLAND	ITALIA
Codice Elaborato		Oggetto		
MAC2-IAR10		VALUTAZIONE DI IMPATTO AMBIENTALE		

TEAM ENERLAND:

Dott. Agr. Patrick VASTA
Ing. Annamaria PALMISANO
Dott.ssa Iliara CASTAGNETTI

Ing. Emanuele CANTERINO
Dott. Claudio BERTOLLO
Dott. Guglielmo QUADRIO

GRUPPO DI LAVORO:

Dott. Geol. Nicola PILI
Dott. Rosario PIGNATELLO
Ing. Fabio Massimo CALDERARO
Ing. Vincenzo BUTTAFUOCO
**Dott. Biol. Agnese Elena Maria
CARDACI**

Dott. Agr. Gaetano GIANINO
Ing. Graziella TORRISI
Ing. Gianluca VICINO



**Comune di Macomer
Provincia di Nuoro**

**REALIZZAZIONE DI UN PARCO AGRIVOLTAICO AVANZATO DI POTENZA
NOMINALE PARI A 20 MWP DENOMINATO "MACOMER 2"
SITO NEI COMUNI DI MACOMER E BORORE (NU) - LOCALITÀ "FUSTINAGA"**

MACOMER2-IAR10
RELAZIONE GEOLOGICA E GEOMORFOLOGICA

INDICE

PREMESSA	2
1. GENERALITÀ	3
1.1. <i>INQUADRAMENTO TERRITORIALE</i>	3
1.2. <i>RIFERIMENTI NORMATIVI</i>	6
2. PROGRAMMA DELLE INDAGINI GEOGNOSTICHE	7
2.1.1. <i>RICERCA BIBLIOGRAFICA</i>	7
2.1.2. <i>RILEVAMENTO GEOLOGICO DI CAMPAGNA</i>	8
3. MODELLO GEOLOGICO DEL SITO	9
3.1. <i>CARATTERI GEOLOGICI E STRUTTURALI DELL'AREA VASTA</i>	9
3.2. <i>CARATTERI STRATIGRAFICI</i>	12
3.3. <i>CARATTERI GEOMORFOLOGICI</i>	14
3.4. <i>CARATTERI IDROLOGICI</i>	21
3.5. <i>CARATTERI IDROGEOLOGICI</i>	23
4. MACROZONAZIONE SISMICA	24
CONCLUSIONI	28



PREMESSA

La presente RELAZIONE GEOLOGICA E GEOMORFOLOGICA si redige su incarico della ditta ENERLAND ITALIA SRL ad opera dello scrivente dott. NICOLA PILI iscritto all'albo dei Geologi della Sardegna con il N° 761, in riferimento allo Studio di Impatto Ambientale del progetto di REALIZZAZIONE DI UN PARCO AGRIVOLTAICO AVANZATO DI POTENZA NOMINALE PARI A 20 MWP DENOMINATO "MACOMER 2" SITO NEI COMUNI DI MACOMER E BORORE (NU) - LOCALITÀ "FUSTINAGA".

L'elaborato redatto ai sensi delle NTC 2008 e delle NTC 2018 definisce il MODELLO GEOLOGICO del terreno, da recepire come schema delle condizioni litologiche, stratigrafiche, strutturali, geomorfologiche, idrologiche, idrogeologiche generali e del sito, finalizzato all'analisi quantitativa delle pericolosità geologiche nella valutazione di impatto ambientale.

1. GENERALITÀ

1.1. INQUADRAMENTO TERRITORIALE

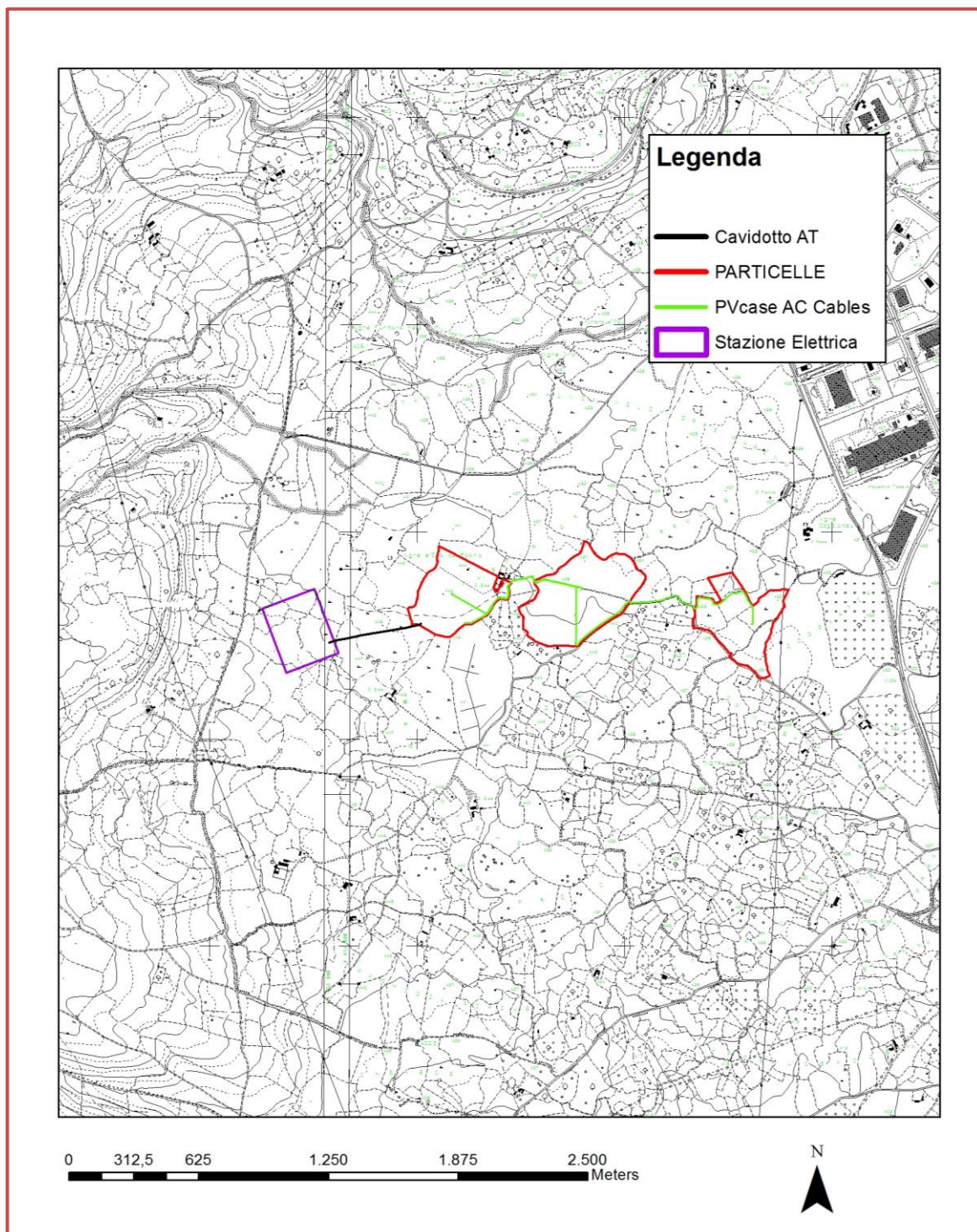


FIGURA 1- Stralcio Carta Tecnica Regionale– n° 498140 "BORORE"

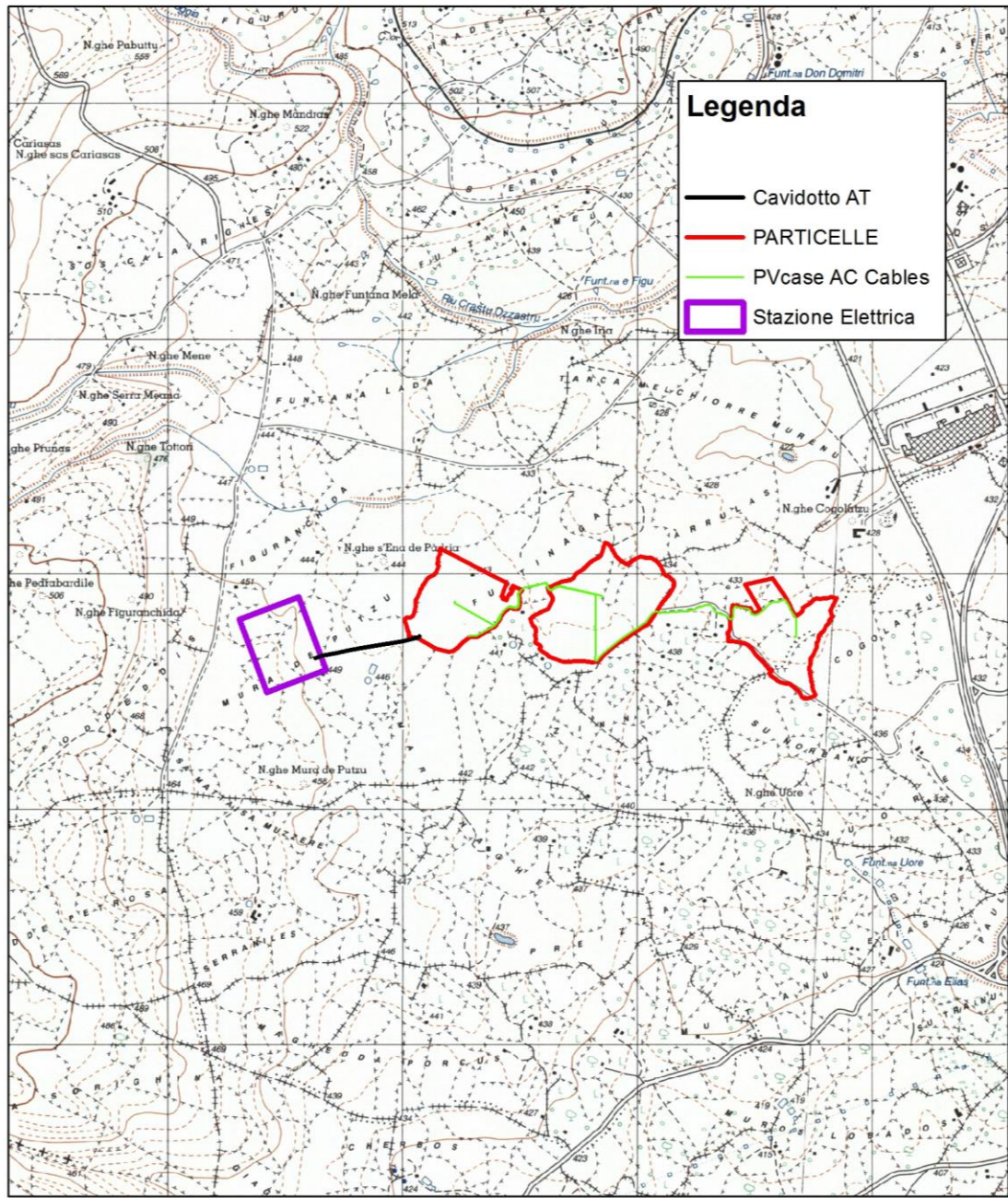


FIGURA 2- Stralcio Carta IGM scala 1:25000 foglio 498 SEZIONE III "MACOMER"

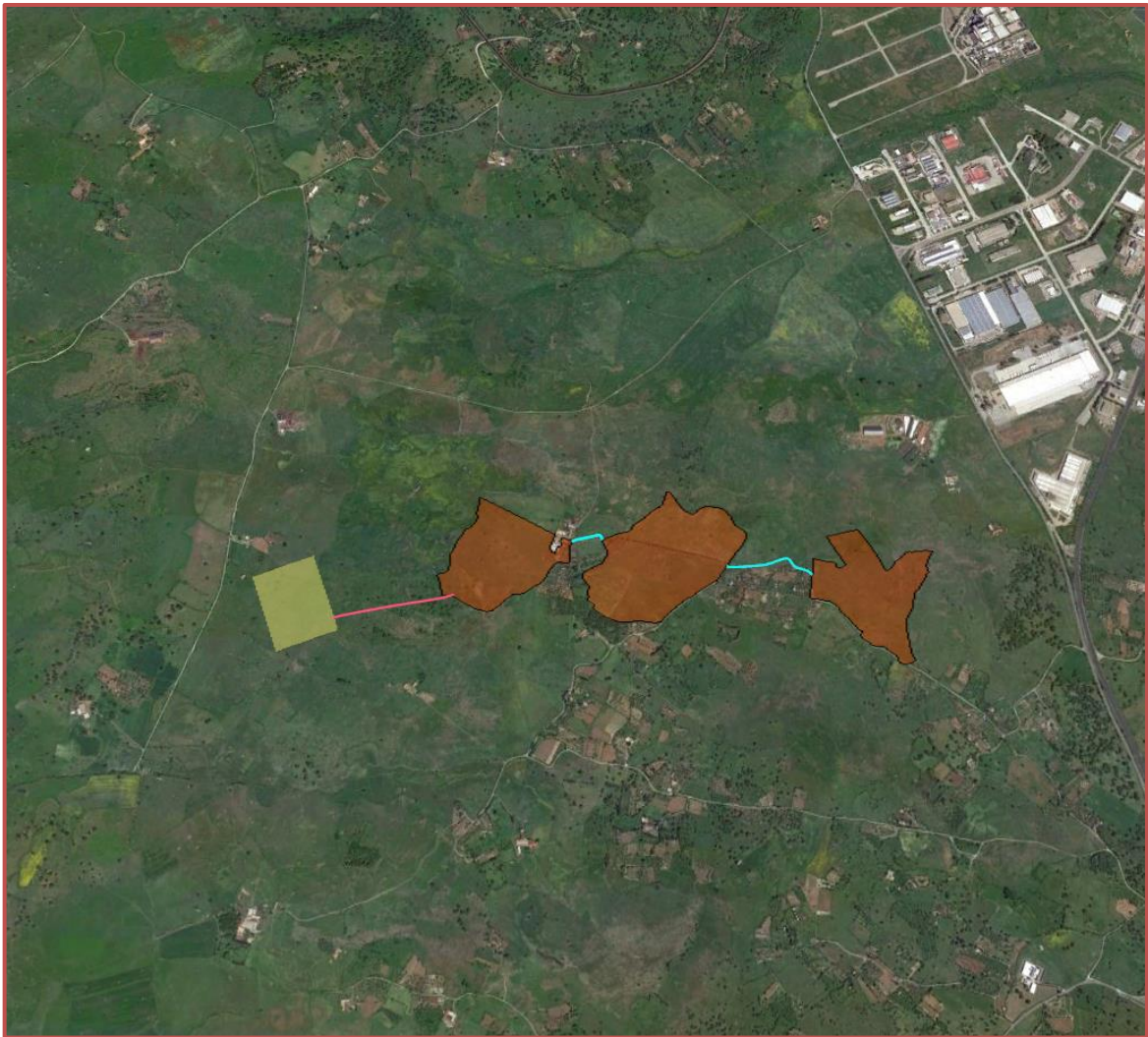


FIGURA 3- Stralcio fotografia aerea dell'area di progetto

L'areale di progetto geograficamente ricade all'interno dei seguenti riferimenti cartografici:

Foglio IGM scala 1:50000 = 498 "MACOMER",

Tavoletta IGM 1:25000 = FOGLIO 498 SEZIONE III "MACOMER",

Carta Tecnica Regionale scala 1:10000 = n° 498140 "BORORE".

1.2. RIFERIMENTI NORMATIVI

L'elaborato è redatto ai sensi del DM 17-01-2018 "Aggiornamento delle Norme Tecniche per le Costruzioni".

Le NTC 18 definiscono i principi per il progetto, l'esecuzione ed il collaudo di tutti i tipi di costruzione rispetto alle prestazioni richieste in termini di sicurezza, regolare utilizzo e durabilità. Il progetto delle opere e dei sistemi geotecnici deve articolarsi secondo diverse fasi, partendo da una CARATTERIZZAZIONE E MODELLAZIONE GEOLOGICA DEL SITO contenuti nella relazione geologica, così come riportato al capitolo 6.2.1 NTC 18.

2. PROGRAMMA DELLE INDAGINI GEOGNOSTICHE

L'indagine geologica è stata compiuta nel mese di novembre 2022. La definizione della stessa ha tenuto conto della conoscenza pregressa dei terreni presenti nell'intorno e della tipologia di opere da realizzarsi. Sono state effettuate le seguenti indagini:

- ❖ **Ricerca bibliografica;**
- ❖ **Rilevamento geologico di campagna.**

2.1.1. RICERCA BIBLIOGRAFICA

La conoscenza geologica – geomorfologica e la realizzazione di una cartografia tematica rappresentativa, costituiscono la base di lavoro del presente studio al fine di definire il modello geologico del sito.

La **carta geolitologica** è stata realizzata in scala 1:10.000 portando a termine una ricerca bibliografica delle carte geologiche esistenti che interessano il territorio in esame, in particolare:

- ❖ la carta litologica 1:25.000 costruita a partire dalla Carta Geologica di base della Sardegna in scala 1:25.000 e aggiornamenti successivi derivati dal CARG (CARTografia Geologica - Progetto di realizzazione della cartografia geologica nazionale);
- ❖ Carta geolitologica del comune di Macomer, scala 1:10.000.

La **carta geomorfologica** è stata realizzata in scala 1:20.000 prendendo spunto dai seguenti documenti:

- ❖ Carta geomorfologica della Sardegna in scala 1:500.000 (A. Ulzega, 1988);
- ❖ Calibrating fluvial erosion laws and quantifying river response to faulting in Sardinia, Italy (J. Quye-Sawyer *, A.C. Whittaker, G.G. Roberts, 2020);
- ❖ Structural features of the Middle Tirso Valley (Adriani, 2001).

La **carta idrologica** è stata realizzata in scala 1:25.000 prendendo spunto dai seguenti documenti:

- ❖ strato informativo **04_ELEMENTO_IDRICO.shp** del DBGT_10k_Versione 0.1 (Data Base Geo Topografico 1:10.000) della regione Sardegna.

La **carta del PAI e del PSFF** è stata realizzata in scala 1:10.000 prendendo spunto dai seguenti documenti:

- ❖ Delimitazione delle aree di pericolosità idraulica del PAI estratte da Sardegna geoportale (revisione 59 del 2020);
- ❖ Delimitazione delle aree di pericolosità idraulica del PSFF estratte da Sardegna geoportale (revisione del 2020);
- ❖ Delimitazione delle aree di pericolosità idraulica del PGRA estratte da Sardegna geoportale (revisione del 2020);
- ❖ Delimitazione delle aree di pericolosità geomorfologica del PAI estratte da Sardegna geoportale (revisione 42 del 2018);
- ❖ Studio di Compatibilità idraulica e geologica-geotecnica relativo alla proposta di variante del Piano di Assetto Idrogeologico del territorio comunale di Macomer (art. 4, 8 Commi 2 e dell' Art. 26 delle NTA del PAI), approvato in via definitiva con deliberazione di Consiglio Comunale n°76 del 16-11-2016).

2.1.2. RILEVAMENTO GEOLOGICO DI CAMPAGNA

La campagna d'indagine ha permesso di definire con maggior dettaglio i limiti tra i litotipi e di osservare sul posto gli affioramenti descritti in bibliografia.

3. MODELLO GEOLOGICO DEL SITO

3.1. CARATTERI GEOLOGICI E STRUTTURALI DELL'AREA VASTA

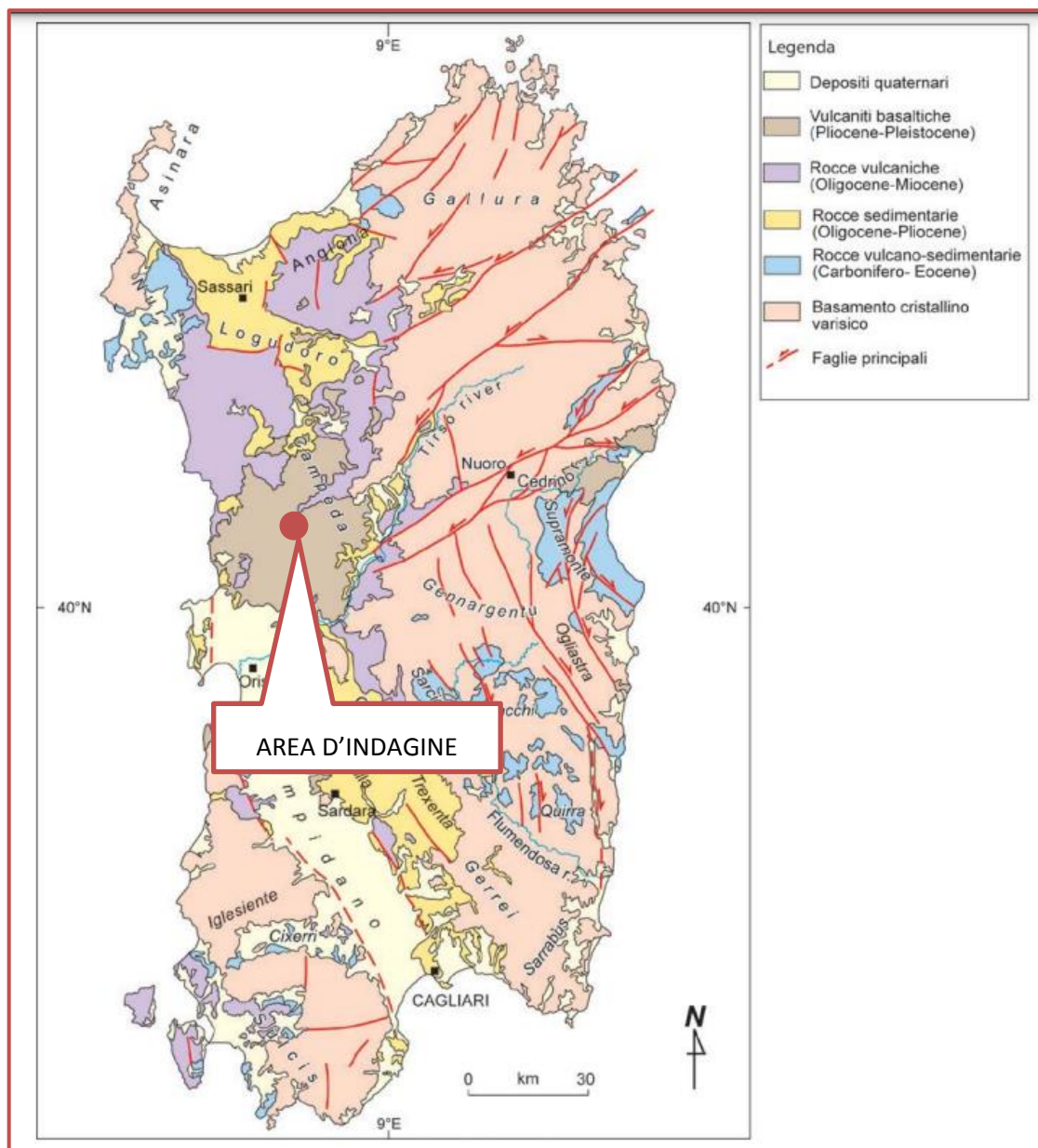


FIGURA 4- Schema geologico semplificato della Sardegna

Il settore di studio si caratterizza da un punto di vista geologico come un'areale di ricoprimento post-ercinico, che interessa un periodo relativamente recente che va dall'epoca oligo-miocenica sino all'Olocene (circa 25 milioni di anni).

L'evoluzione geodinamica parte dall'oligocene-aquitano, quando inizia in Sardegna un periodo di grande instabilità da riferire alla collisione continentale terziaria tra la placca apula ed il margine sud-europeo che generò in tutta l'isola una diffusa tettonica compressiva e trascorrente cui seguì un generale ringiovanimento dei rilievi e una diffusa continentalità (CARMIGNANI et alii, 1992b; 1994a; PASCI, 1997).

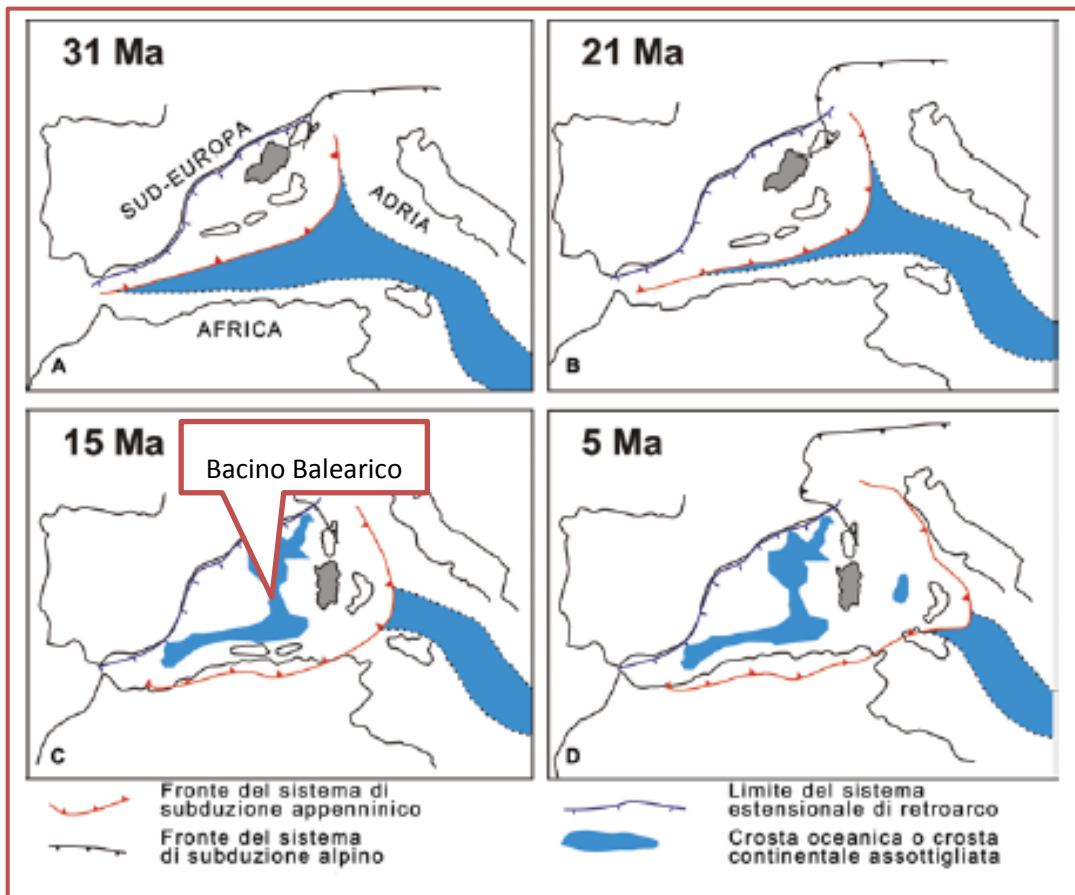


FIGURA 5- Evoluzione geodinamica della Sardegna a partire dall'Oligo-Miocene

Nell'oligocene, infatti, termina la comunione del massiccio Sardo-Corso con l'Europa, ed inizia il movimento di deriva assieme a buona parte del fondale del Tirreno. Durante questa deriva, associata ad una rotazione antioraria di 30°-35° (DE JONG et alii, 1969; BOBIER & COULON et alii, 1970; ALVAREZ, 1972; 1973; COULON et alii, 1974; MANZONI, 1974; 1975; BELLON et alii, 1977; EDEL & LORTSHER, 1977; EDEL, 1979; MONTIGNY et alii, 1981, CHERCHI & MONTADERT, 1982; BURRUS, 1984; REHAULT et alii, 1984; VIGLIOTTI & LANGENHEIM, 1995), ha inizio il sistema di rift all'origine della **fossa Sarda**, che oggi è rappresentata dalla depressione allungata che si estende dal golfo di Cagliari a quello dell'Asinara. Al suo interno s'innesca un intenso vulcanismo andesitico e riodacitico che perdura dall'Oligocene superiore al Miocene inferiore (BECCALUVA et alii, 1987).

Conseguenza della formazione della depressione fu l'ingressione del mare che contribuì a colmare la fossa con i suoi sedimenti (**secondo e terzo ciclo sedimentario oligo-miocenico**).

Durante il Pliocene medio, all'interno di una nuova fase tettonica distensiva, si ebbe la formazione del graben campidanese, con direzione Nord/Ovest – Sud/Est e conseguente parziale riattivazione delle faglie oligo-mioceniche lungo il borgo orientale.

Nel Plio-Pleistocene l'apertura del Tirreno meridionale favorì un'intensa attività vulcanica di magmi basaltici ad affinità alcalina e tholeitica che portò alla formazione del plateau di Abbasanta-Paulilatino-Campeda (3,7-3,5 Ma), suddiviso in 2 blocchi: uno a sud, attestato a 350 m s.l.m., uno a nord, attestato a 650 m s.l.m..

Questi blocchi hanno ricoperto le formazioni vulcaniche più antiche, riconducibili agli episodi vulcanici differenziati di natura prevalentemente acida avvenuti nell'Oligo-Miocene, di cui è costituita la vicina catena del Marghine; le effusioni plio-pleistoceniche intersecano infatti il sistema di faglie Tavolara-Marghine, suggerendo che il vulcanismo plio-pleistocenico abbia sfruttato questa pregressa deformazione crostale (ES. BECCALUVA ET AL., 1977; ANDRIANI ET AL., 2001; FACCENNA ET AL., 2002; LUSTRINO ET AL., 2004).

I caratteri giacitureali dell' **UNITÀ DEI BASALTI DELLA CAMPEDA-PLANARGIA** riflettono un'attività essenzialmente fessurale, legata a direttrici tettoniche con orientazione submeridiana o anche importanti fratture con direzione NE-SW, lungo le quali si allineano, nell'area in esame, plateaux basaltici di discreta estensione.

L'emissione delle lave è di tipo lineare e ha dato origine a superfici tabulari o leggermente ondulate localmente costituite dalle seguenti sub-unità:

- ❖ **Sub-unità di Sindia (BPL4)** - Basalti debolmente alcalini olocristallini, porfirici per fenocristalli di Ol, Pl, e rari xenocristalli quarzosi; in colate. Trachibasalti debolmente alcalini, olocristallini. PLIOCENE – PLEISTOCENE.
- ❖ **Sub-unità di Funtana Perdu Oe (BPL3)** - Basalti debolmente alcalini e trachibasalti, a grana minuta, porfirici per fenocristalli di Pl, Ol, Px; in estese colate. PLIOCENE SUPERIORE.
- ❖ **Sub-Unità di Dualchi (BPL2)** - Andesiti basaltiche subalcaline, porfiriche per fenocristalli di Pl, Cpx, Opx, Ol; in estesi espandimenti. Trachibasalti e basalti debolmente alcalini, porfirici per fenocristalli di Pl, Ol, Cpx; in estesi espandimenti. Trachibasalti e basalti debolmente alcalini, porfirici per fenocristalli di Pl, Ol, Cpx. PLIOCENE – PLEISTOCENE.

I processi erosivi di modellamento dei versanti pliocenici hanno dato origine alle coltri di ricoprimento quaternarie, localmente rappresentate da dei **detriti di versante** ubicati alla base delle colate laviche e da una **coltre eluvio-colluviale** su cui si è impostato il **suolo**.

3.2. CARATTERI STRATIGRAFICI

La campagna d'indagine, ha messo alla luce la seguente successione litostratigrafica:

❖ LIVELLO A – Suolo e coltre eluvio-colluviale

[DA 0,00 m A 0,50 m variabile 3,00 m]

Il deposito è costituito da limi argillosi di colore bruno con ciottoli e blocchi di basalto dispersi, sulla cui porzione superficiale si è sviluppato un suolo olocenico ricco di materia organica.

La coltre si è sviluppata per disfacimento del rilievo a monte della faglia e progressivo accumulo a valle, sino a raggiungere lo spessore massimo di 3,00 m lungo la linea di faglia, che risulta essere sepolta dai sedimenti.



FIGURA 6 – Suolo

❖ **LIVELLO B – Basalti del Plateau**

[DA 0,00 m variabile 3,00 m A >250 m]

I basalti affiorano lungo tutta la superficie strutturale del plateau.

La roccia lapidea si presenta, al taglio fresco, di colore grigio nerastro, dura e compatta. Appare sostanzialmente afanitica, fatta eccezione la presenza di microcristalli olivinici di 4-5mm e rari microcristalli plagioclasici; è caratterizzata da una certa fluidità con struttura minutamente porfirica. Il raffreddamento è avvenuto dopo la messa in posto e ha generalmente prodotto una fessurazione verticale sub ortogonale, isolando grossi blocchi a forma di colonne più o meno regolari. La fratturazione è ben visibile ai bordi dell'espandimento, oppure lungo le principali incisioni vallive. Il passaggio tra le colate successive, spesso, è segnato da livelli argillosi anche molto arrossati, interpretabili o come paleosuoli o più spesso come porzioni scoriaee dei bordi delle colate.



FIGURA 7 – Affioramento di basalto rilevato in sito

3.3. CARATTERI GEOMORFOLOGICI

L'area si trova nel mezzo del Plateau basaltico dell'altopiano Planargia-Campeda, caratterizzato da una tipica **piattaforma strutturale** continua leggermente ondulata, generata dalla sovrapposizione delle colate basaltiche, talora resa evidente dalla presenza di gradini morfologici nelle aree incise dai corsi d'acqua, che hanno fissato le forme planari preesistenti preservandone l'erosione.

L'espandimento si presenta quindi come un debole pianoro degradante verso la valle del Tirso a est, tagliato in direzione ovest-est da corsi d'acqua che nelle rotture di pendio delineano delle incisioni e delle forre.

In tutta la Sardegna è noto che l'inversione di rilievo ha giocato un ruolo chiave nel modellare la topografia delle regioni vulcaniche (es. Funedda et al., 2000; Duncan et al., 2011; Deiana et al., 2015). Nell'area si identificano dei pattern di drenaggio di tipo sub-dendritico (Figura 10) che sono simili alle morfologie viste in altri distretti vulcanici dove la lava al momento dell'eruzione scorreva attraverso le valli (OLLIER, 1982; VELDKAMP ET AL., 2012).

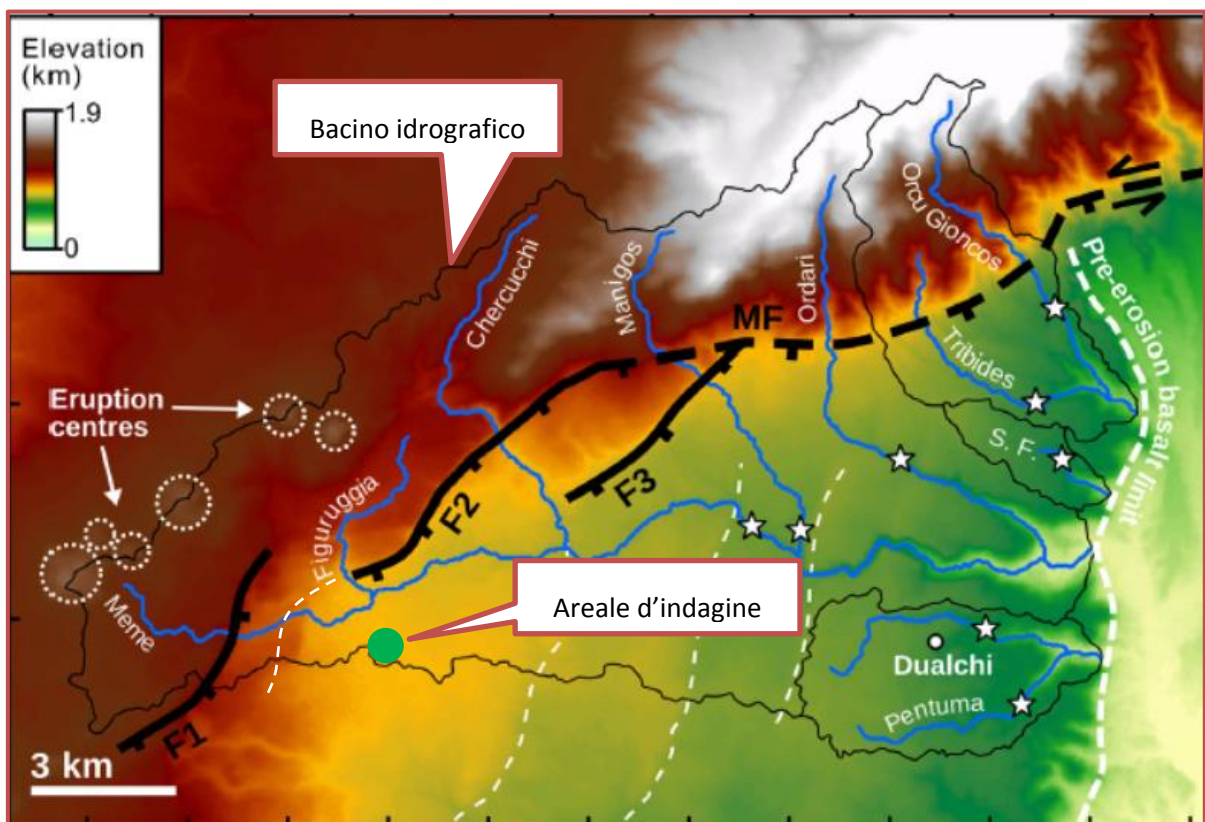


FIGURA 8 – Interpretazione geologica e geomorfologica dell'area di studio (estratto da *Calibrating fluvial erosion laws and quantifying river response to faulting in Sardinia, Italy* - J. Quye-Sawyer *, A.C. Whittaker, G.G. Roberts. Department of Earth Science and Engineering, Imperial College London, SW7 2AZ, UK). **Linee Sottili bianche tratteggiate** = confini dedotti dei singoli flussi di lava. **Linea spessa bianca tratteggiate** = Interpretazione del limite del plateau antecedente all'incisione fluviale. **F1-3**=Faglie normali. **MF**=Faglia del Marghine. **Le linee blu** rappresentano i corsi d'acqua. **Le stelle** indicano l'estensione a monte dell'incisione fluviale dal confine affiorante delle pianure basaltiche.

Sulla base di queste osservazioni, si può dedurre che il gradino morfologico al margine dell'altopiano basaltico è il risultato di un'inversione di rilievo tra strati di bacino più facilmente erodibili e le più resistenti litologie basaltiche.

Quanto sopra è ben rappresentato in figura 8 in cui si nota come la rete di drenaggio del plateau convogli a est verso la valle del Tirso, definendo, nella rottura di pendio, il limite dell'effusione basaltica precedente alla fase erosiva d'inversione.

Nella stessa figura sono state rappresentate delle faglie dirette, verosimilmente connesse con il sistema di faglie Tavolara-Marghine; sono stati inoltre rappresentati dei possibili centri eruttivi, comprendenti la zona di Monte Sant'Antonio (m 808), Punta Rugia (762), N.ghe Ascusa (774) e sa Verca Bianca (743), che possono essere considerati come centri di emissione (nek) che sono emergono dalle vulcaniti acide oligo-mioceniche, presentando delle forme tipicamente a duomo. La loro posizione geografica implicherebbe che i flussi di lava siano stati più spessi verso occidente, spiegando in questo modo l'aumento di spessore del plateau basaltico in questa regione.

I centri eruttivi risultano essere intercettati dalla linea spartiacque principale, il che suggerisce che la geometria della rete di drenaggio si sia sviluppata in risposta alla variazione topografica causata dalle effusioni magmatiche.

Le linee tratteggiate bianche sottili indicano continue interruzioni di pendenza all'interno del basalto: presentano lo stesso orientamento delle faglie normali e sono approssimativamente parallele al confine estrapolato dell'affioramento pre-erosivo (Linea tratteggiata bianca spessa); da tutto ciò ne consegue che le suddette rotture di pendio, rappresentano i bordi della sovrapposizione di diverse colate laviche; ciò si può meglio osservare nella carta delle pendenze di figura 10: ad una geometria nel complesso sub pianeggiante, con pendenze inferiori ai 10 %, si interpongono 2 gradini morfologici con valori compresi tra il 20÷50%:

- ❖ Una rottura di pendio a ovest, generata dalla **sovrapposizione delle colate basaltiche**, già precedentemente descritta.
- ❖ Una rottura di pendio a nord, riconducibile a una faglia diretta che ha generato un semi graben con **ringiovanimento del rilievo** nella parte occidentale dell'area.

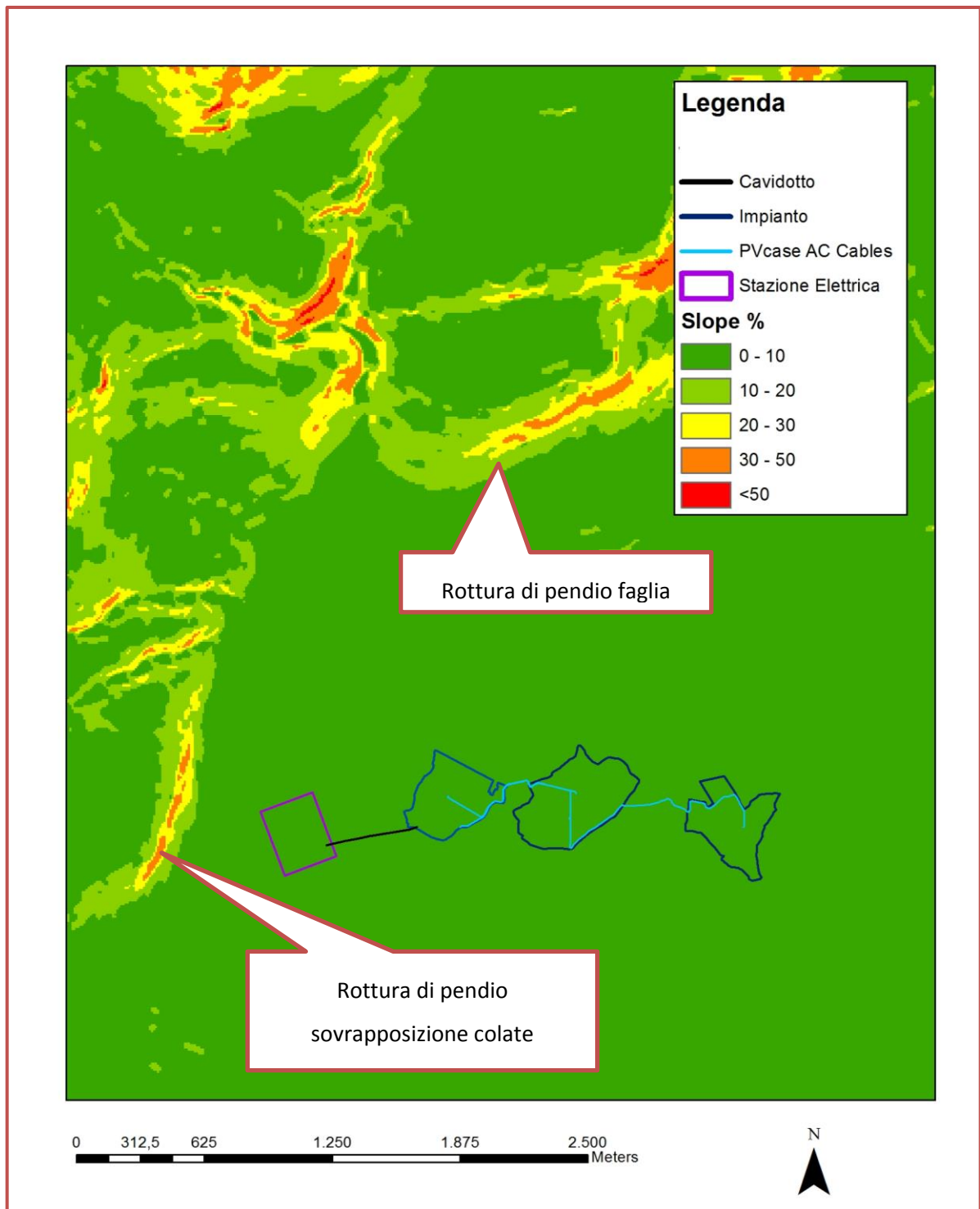


FIGURA 9 – Carta delle pendenze

Nel letto di faglia (monte) dominano i **processi erosivi di incisione fluviale**, tali da generare delle valli a V lungo la rottura di pendio; le incisioni diventano invece trascurabili a valle della faglia, in cui dominano i **processi di trasporto e deposizione** dei sedimenti erosi.

I processi di disfacimento meteorico del Plateau sono associati sia a processi di **degradazione fisica** che a processi di **alterazione chimica**.

Tra i processi di degradazione fisica, oltre al già citato ruscellamento concentrato, sono da annoverare tutti i processi legati all'azione della pioggia battente (**splash erosion**) e al **ruscellamento diffuso** che causano distacco e trasporto del materiale di copertura dando luogo al ruscellamento, su superfici aventi una, seppur minima, pendenza. In questo tipo di processo il terreno risulta coperto da una lama d'acqua con conseguente erosione areale accentuata.

I processi di degradazione chimica sono invece ascrivibili all'**idrolisi dei silicati** sulla porzione corticale del basalto: gli ioni H^+ e OH^- contenuti nell'acqua piovana, attaccano i silicati della roccia portando, quale prodotto dell'alterazione, alla formazione di minerali argillosi (Al, Si) e ossidi di ferro.

Da evidenziare anche **l'azione di muschi e licheni**: essi riescono con le proprie radici a penetrare nella roccia rilasciando sostanze organiche di decomposizione legate alle normali funzioni vitali (acidi umici) dando luogo a processi di degradazione chimica.

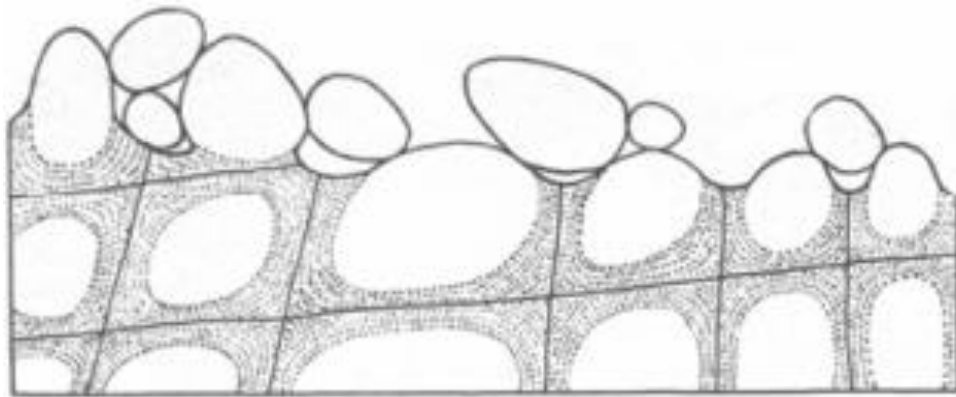


FIGURA 10 – Affioramento di basalto ricoperto da muschio

Nel settore nord, ove si registrano le maggiori pendenze, l'agente morfogenetico dominante è **la gravità**; si tratta di zone potenzialmente soggette a rotolamento di blocchi: nei basalti infatti, a seguito

della fratturazione della roccia e la successiva alterazione chimica si possono produrre dei blocchi sferoidali isolati e liberi di muoversi.

FIGURA 11 - Genesi di blocchi sferoidali a partire dal basalto fratturato in blocchi parallelepipedi: schema grafico e immagine acquisita dal rilievo in campagna (loc. Funtana Perdu Oe)



Lo studio geomorfologico di dettaglio è stato integrato dall'analisi delle informazioni fornite dagli strumenti di pianificazione noti. Essi riguardano:

- ❖ Piano Stralcio per l'Assetto Idrogeologico (P.A.I.), redatto ai sensi della legge n. 183/1989 e del decreto-legge n. 180/1998, è stato approvato con decreto del Presidente della Regione Sardegna n. 67 del 10/07/2006.

- ❖ Piano Stralcio Fasce fluviali, DELIBERAZIONE n° 1 del 20.06.2013.
- ❖ Studio di Compatibilità idraulica e geologica-geotecnica relativo alla proposta di variante del Piano di Assetto Idrogeologico del territorio comunale di Macomer (art. 4, 8 Commi 2 e dell' Art. 26 delle NTA del PAI), approvato in via definitiva con deliberazione di Consiglio Comunale n°76 del 16-11-2016.

Dalla carta di figura 12 si osserva le opere sono ubicate in aree sicure, esternamente alle aree a **pericolosità geologica-geotecnica**.

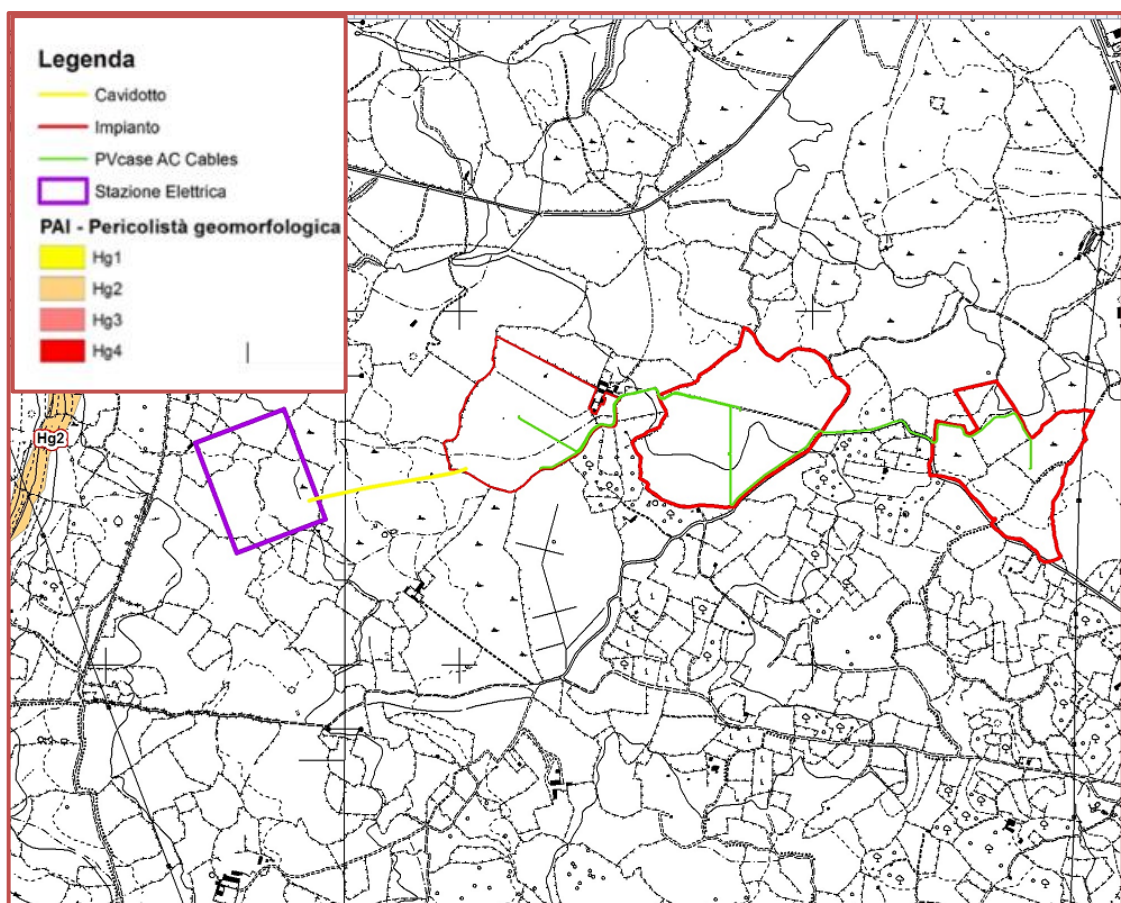


FIGURA 12 – Carta della pericolosità geologica e geotecnica PAI art. 8 comma 2

Dalla carta di figura 13 e di figura 14 si evince le opere sono ubicate in aree sicure, distanti da corsi d'acqua e dal pericolo di esondazione degli stessi.

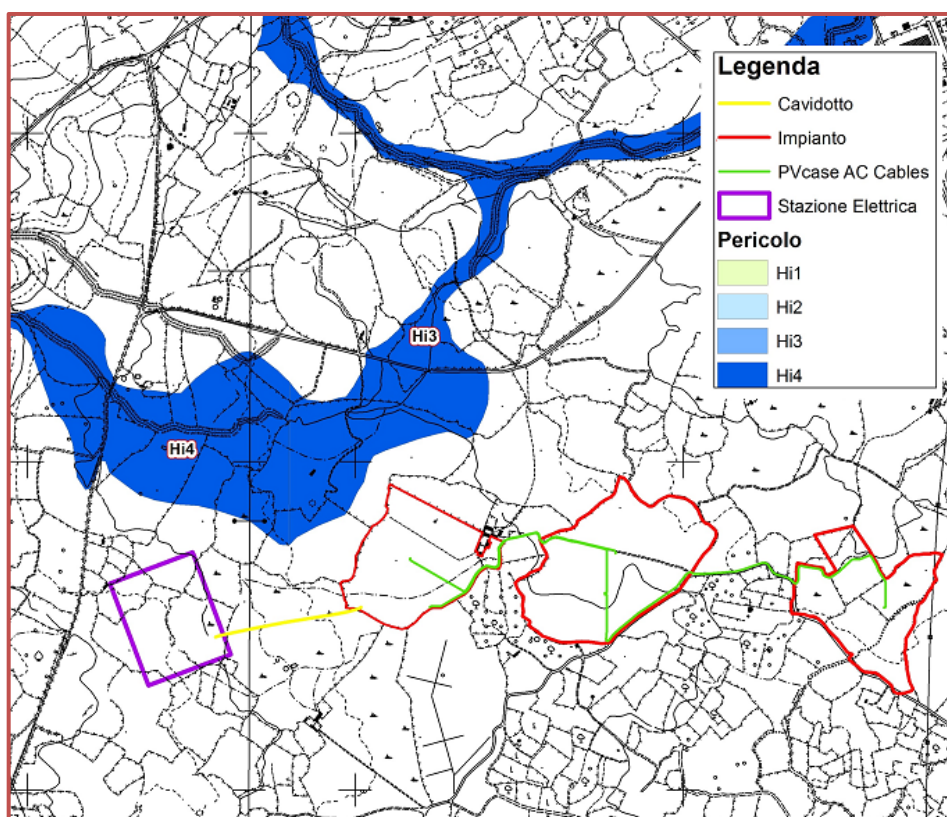


FIGURA 13 – Carta della pericolosità idraulica PAI art. 8 comma 2

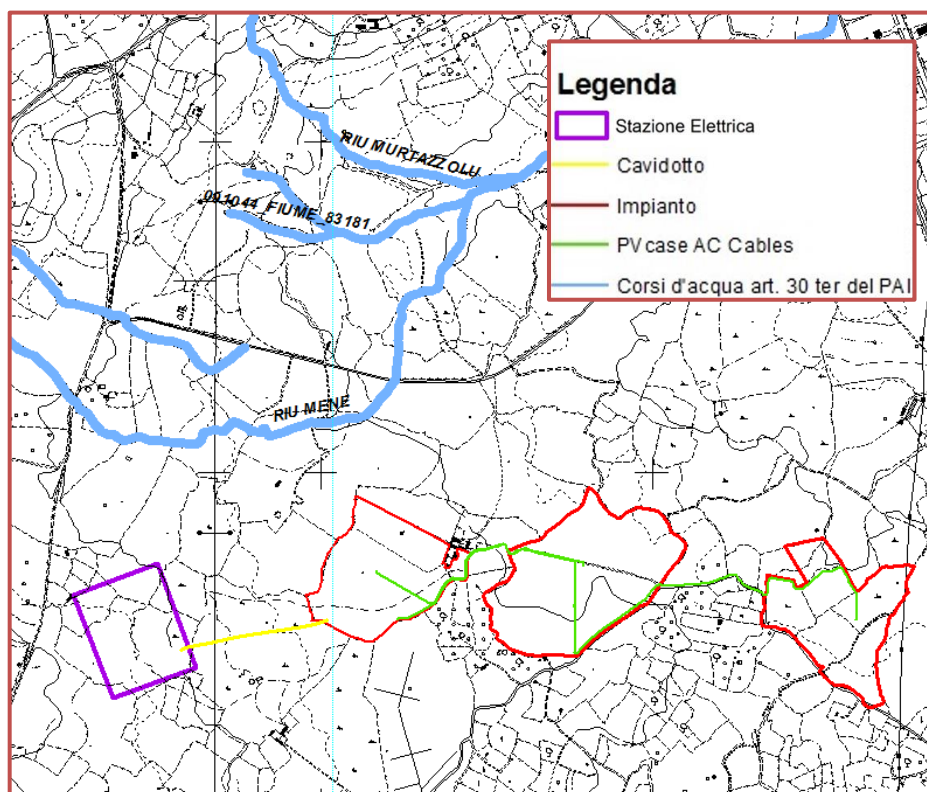


FIGURA 14 – Stralcio dello strato informativo 04_ELEMENTO_IDRICO.shp che identifica la rete idrografica regionale

3.4. CARATTERI IDROLOGICI

L'idrografia superficiale è caratterizzata da corsi d'acqua che hanno un bacino idrografico assai più esteso dell'areale di studio, identificato come bacino del Tirso (RAS,PIANO DI TUTELA DELLE ACQUE - PIANO STRALCIO DI SETTORE DEL PIANO DI BACINO-LINEE GENERALI, 2000) che comprende i bacini imbriferi dell'omonimo fiume Tirso, del Taloro e del Massari.

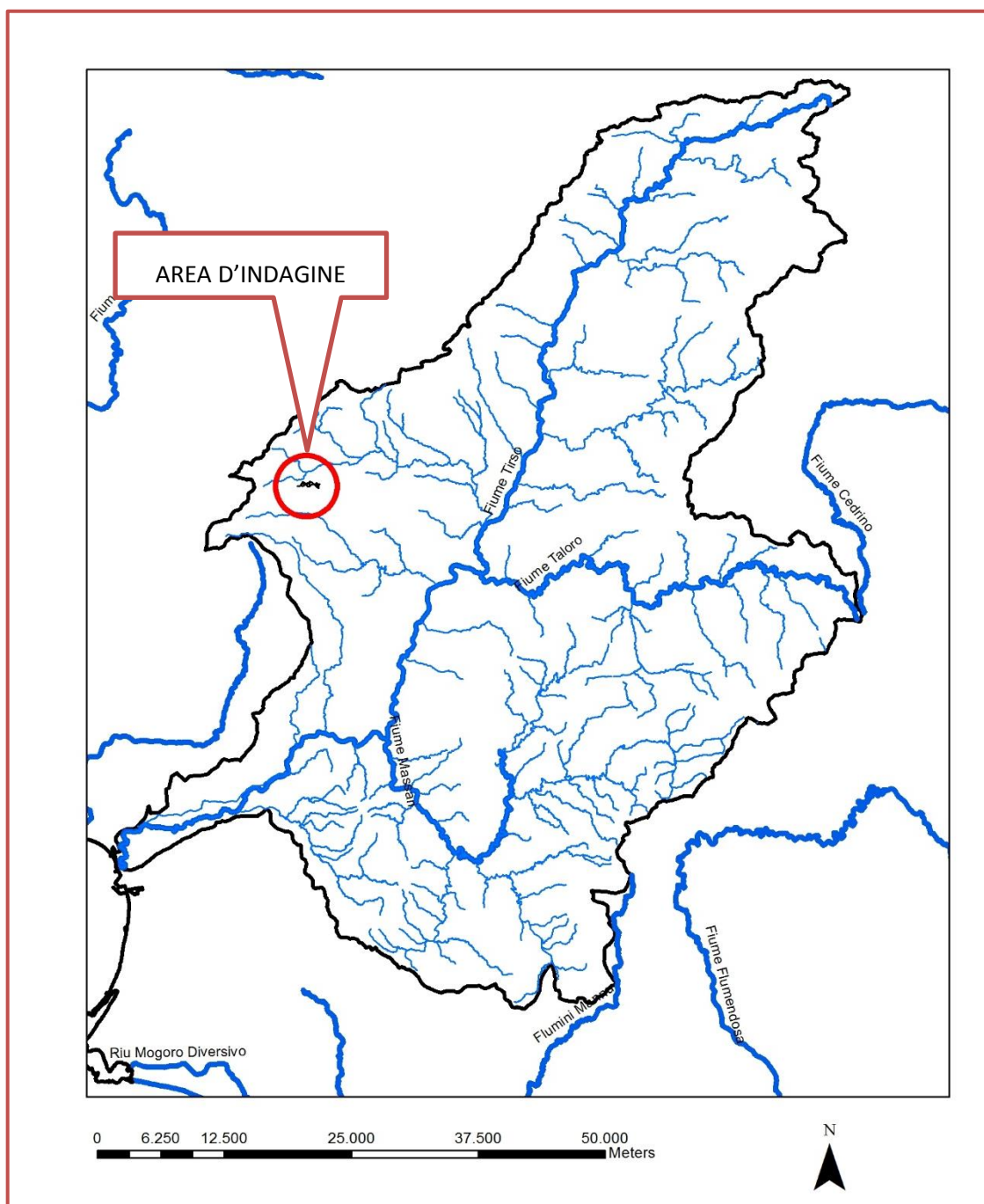


FIGURA 15 – Bacino del Tirso

L'area di progetto è collocata nella porzione più occidentale del bacino ove la rete di drenaggio assume un aspetto sub-dendritico, regimata dai due affluenti del Tirso, denominati Rio Flumineddu e del Rio Ponte Merchis: essi scorrono sul plateau basaltico in direzione est, sino ad immettersi in sponda destra nel Tirso.

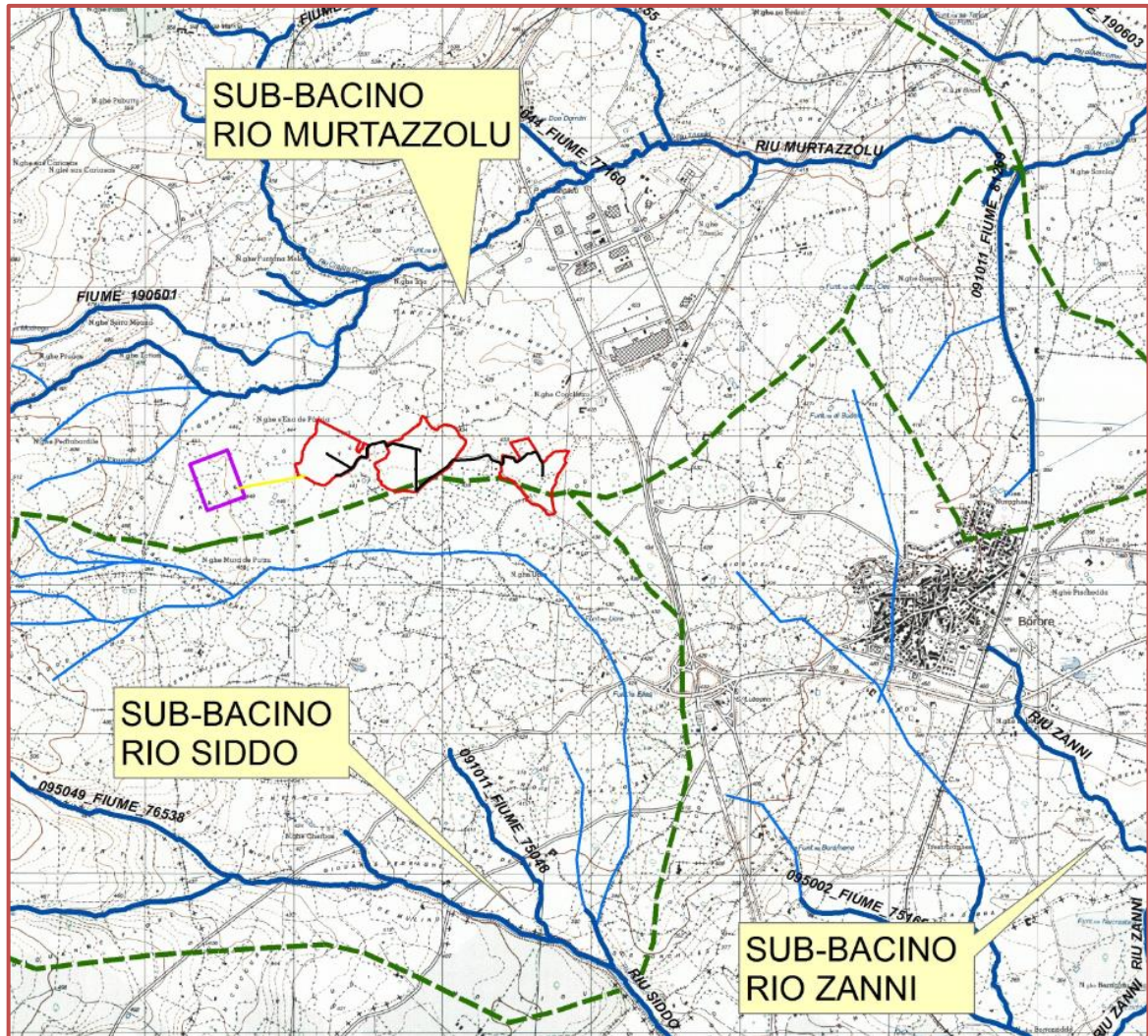


FIGURA 16 – Suddivisione dell'area d'indagine nei bacini imbriferi di riferimento

Nel dettaglio si distinguono 3 bacini imbriferi minori sovrapposti immediatamente a valle dell'area di progetto:

- ❖ Il sub-bacino del Rio Murtazzolu, di 44,78 km² che interessa la porzione nord;
- ❖ Il sub-bacino del Rio Siddu, di 24,33 km² che interessa la porzione centrale;
- ❖ Il sub-bacino del Rio Zanni, di 15,40 km² che interessa la porzione sud.

Il Rio Mene Murtazzolu appartiene al bacino del Rio Flumineddu, mentre le acque del del Rio Siddo e del Rio Zanni convergono nel Rio di Ponte Merchis.

Sono tutti caratterizzati da un regime torrentizio con portate generalmente limitate o nulle e piene violente ed improvvise in occasione di precipitazioni intense che avvengono con una frequenza abbastanza ravvicinata.

3.5. CARATTERI IDROGEOLOGICI

L'area di studio appartiene all'unità dell'**Acquifera delle vulcaniti Plio-Quaternarie**.

La struttura idrogeologica è costituita da una roccia basaltica potente sino a 300 metri, poggiante sulle vulcaniti oligo mioceniche e ricoperta in superficie da un suolo e/o una coltre eluvio colluviale di spessore inferiore ai 3,00 m.

Si tratta di un acquifero a permeabilità secondaria, costituito frequentemente da falde in pressione e da una buona qualità delle acque, di norma adatte anche al consumo umano.

Nel complesso la permeabilità per porosità è dell'ordine di **$k= 10^{-9}$ m/s**, mentre la permeabilità nei giunti di frattura varia in funzione del riempimento: si hanno bassi valori di conducibilità per riempimenti a tessitura argillosa, elevati valori di conducibilità per giunti privi di riempimento o costituiti da ghiaie e ciottoli.

4. MACROZONAZIONE SISMICA

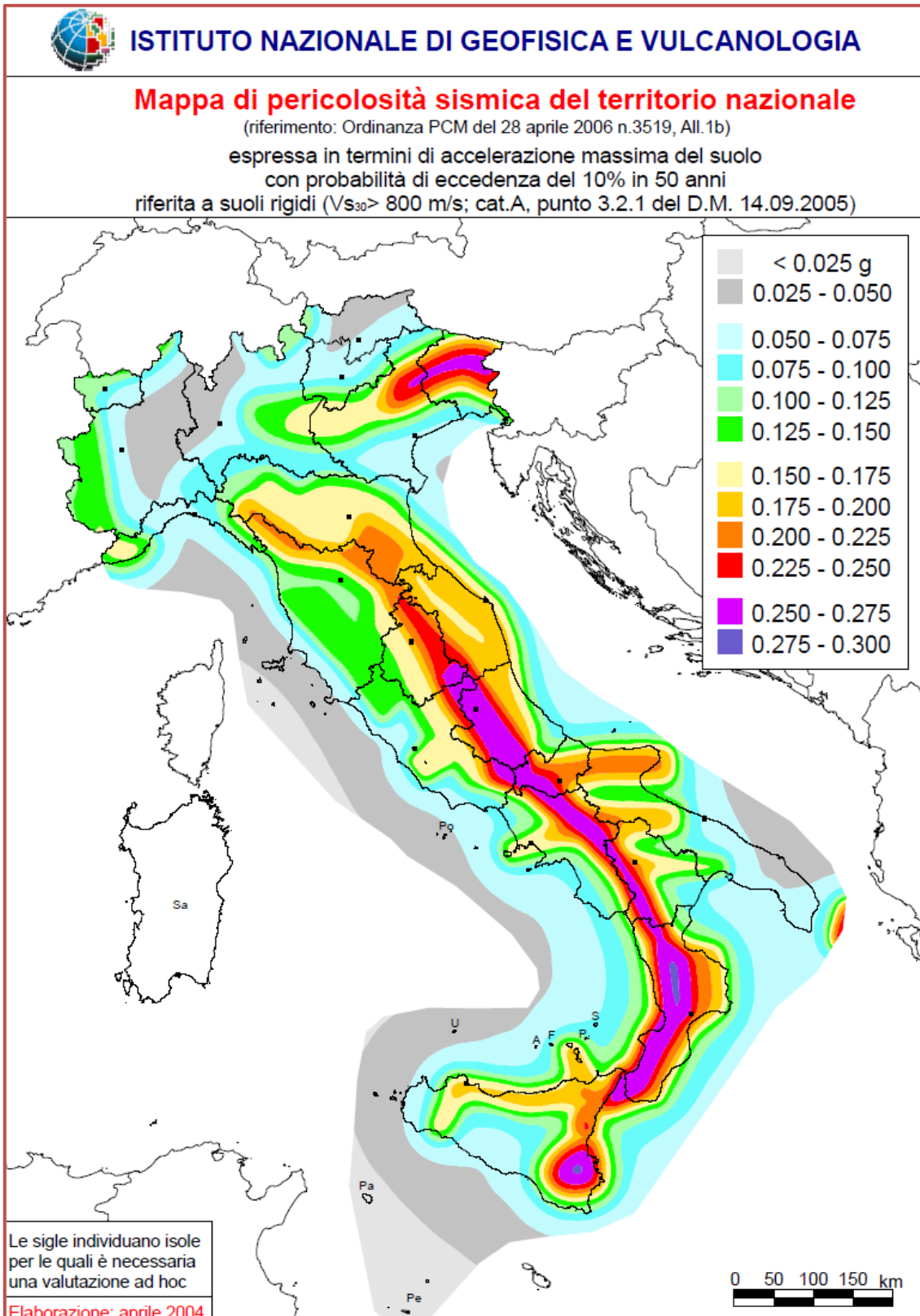


Figura 178 - Mappa di pericolosità sismica nazionale

La mappa di pericolosità sismica italiana è stata ricavata a partire dalla carta della zonazione sismogenetica ZS9 del territorio nazionale (In Figura 15), ottenuta dal Gruppo Nazionale per la Difesa dai Terremoti, in cui è possibile notare la totale assenza di zone sismogenetiche all'interno del territorio della Sardegna.

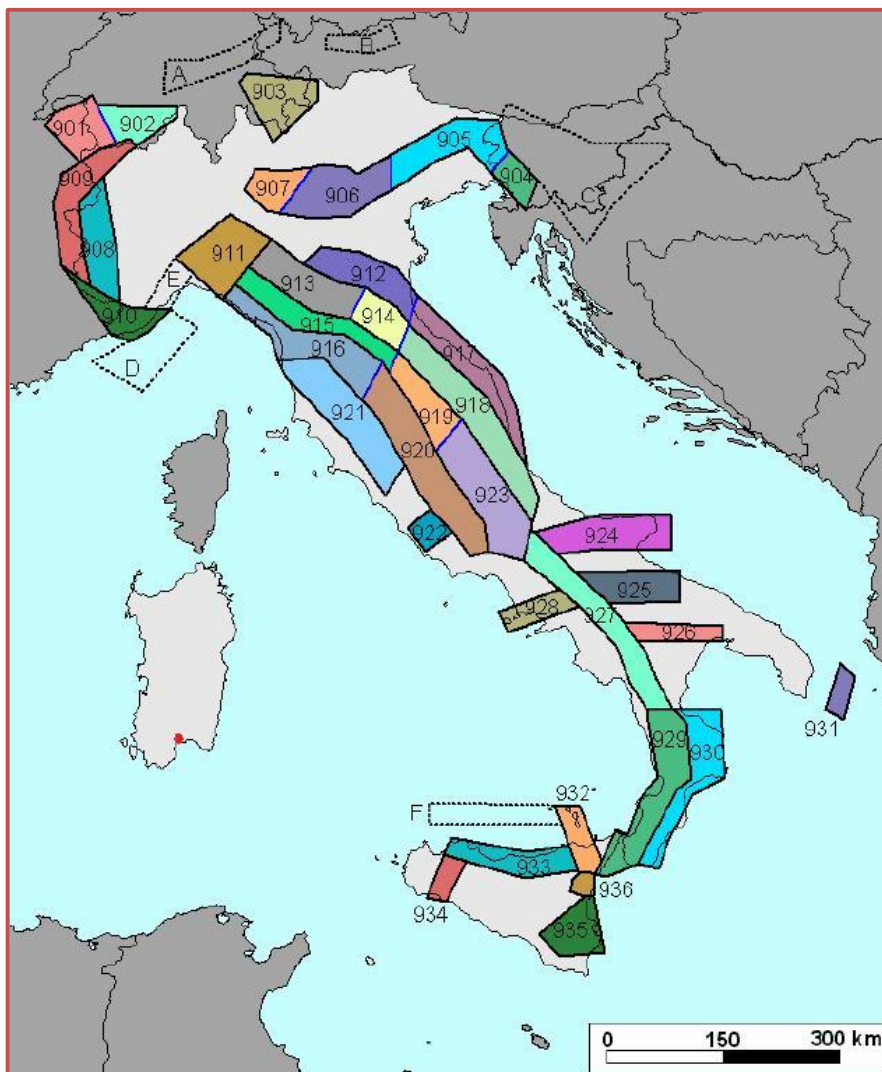


Figura 18 – Zonazione sismogenetica ZS9

Con l'applicazione della normativa antisismica nella progettazione (Ordinanza PCM n. 3274 del 20.03.2003 «*Primi elementi in materia di criteri generali per la classificazione sismica del territorio nazionale e di normative tecniche per le costruzioni in zona sismica*», Allegato 1, Tabella A), tutta l'Italia è considerata sismica e suddivisa in 4 zone alle quali si applicano norme tecniche differenziate.

Allo stato attuale l'attività tettonica nel settore considerato, come per tutta l'Isola, è molto bassa. Il catalogo CPTI04 riporta solo due eventi di magnitudo $\leq 5M_w$ avvenuti in Sardegna nel 1924 e 1948). In occasione dell'evento del 1948 sono state osservate intensità pari a 6MCS in alcune località della

Sardegna nordoccidentale. I terremoti più recenti (avvenuti nel 2000, 2004 e 2006), tutti di $M_w < 5$ e localizzati in mare, hanno prodotto in terraferma effetti di modesta intensità.

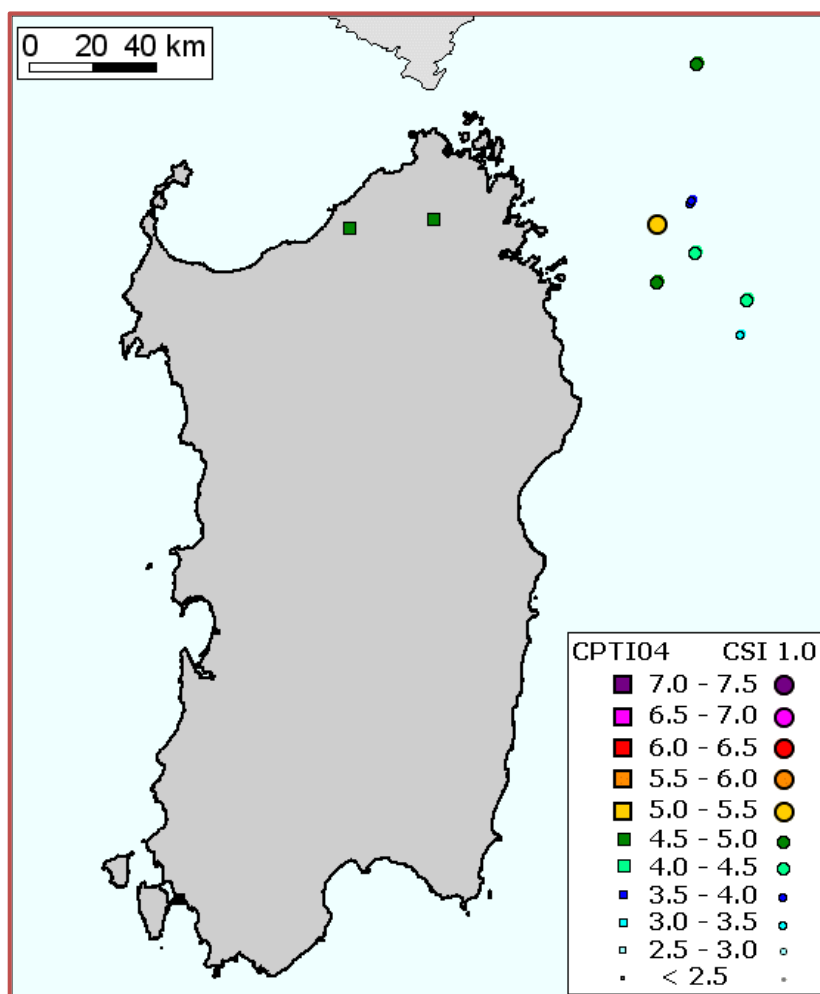


Figura 19 - Distribuzione dei terremoti in Sardegna e nei mari adiacenti.

Nel documento D1 (Stucchi M., Meletti C., Montaldo V., 2007. Valutazione standard (10%, 475 anni) di a_{max} (16mo, 50mo e 84mo percentile) per le isole rimaste escluse nella fase di redazione di MPS04. Progetto DPC-INGV S1, Deliverable D1, <http://esse1.mi.ingv.it/d1.html>) al punto 2C.2 si sottolineano le caratteristiche di bassa sismicità della Sardegna, anche in relazione all'assenza di danni significativi in seguito ai rari eventi registrati, **si ritiene ragionevole inserire l'intera isola in Zona sismica 4** contraddistinta da un valore dell'accelerazione orizzontale massima su suolo pari o inferiore a 0,05g, zona a bassa sismicità evidenziata anche dai risultati degli studi condotti da diversi autori e sinteticamente riportati in tabella:

	<i>Slejko et al. (1999)</i>	<i>Albarelo et al. (2000) valore mappa</i>	<i>Albarelo et al. (2000) valore capoluogo</i>	<i>Romeo et al. (2000)</i>	<i>MPS04</i>	<i>Prestininzi et al. (2005)</i>
Sardegna Nord	0.040-0.080	<0.050	0.000	<0.050	<0.025	<0.050
Sardegna Sud	NC	<0.050	0.000	<0.050	<0.025	<0.050

Tabella 2 – Valori di amax forniti da diversi studi per la Sardegna

CONCLUSIONI

La presente relazione geologica e geomorfologica è redatta in ottemperanza ai contenuti del D.M. 14 gennaio 2018 “Aggiornamento delle Norme Tecniche per le Costruzioni”.

Esso concerne la, la caratterizzazione e modellazione geologico-geomorfologica del sito riguardante il progetto di REALIZZAZIONE DI UN PARCO AGRIVOLTAICO AVANZATO DI POTENZA NOMINALE PARI A 20 MWP DENOMINATO "MACOMER 2" SITO NEI COMUNI DI MACOMER E BORORE (NU) - LOCALITÀ “FUSTINAGA”.

Le opere in progetto sono allocate all’interno del **Plateau basaltico della Campeda [LIVELLO B]** parzialmente ricoperti da una **coltre eluvio colluviale su cui si è impostato un suolo olocenico [LIVELLO A]**, di potenza inferiore ai 3,00 m che si assottiglia verso est.

Da un punto di vista geomorfologico il sito è caratterizzato da una tipica **piattaforma strutturale** leggermente ondulata, generata dalla sovrapposizione delle colate basaltiche. Il gradino morfologico al margine dell’altopiano è il risultato di un’inversione di rilievo tra strati di bacino più facilmente erodibili e le più resistenti litologie basaltiche.

Sul tavolato si è impostato un reticolo idrografico con pattern sub-dendritico diretto verso il Tirso ad est. Sono presenti 2 corsi d’acqua denominati **Rio Murtazzolu** (a nord) e **Rio Siddo** (a sud), entrambi caratterizzati da un regime torrentizio con portate generalmente limitate o nulle e piene violente ed improvvise in occasione di precipitazioni intense.

Dall’analisi delle informazioni acquisite in campagna e dagli strumenti di pianificazione si desume che le opere in progetto sono ubicate in aree sicure, esternamente alle perimetrazioni di pericolosità idraulica e geomorfologica.

Ciò premesso, si ritiene che le opere in progetto siano compatibili con i caratteri fisico-ambientali del territorio a contorno.

IL GEOLOGO

NICOLA PILI