

Provincia di Barletta - Andria - Trani

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT)

PROGETTO DEFINITIVO

Chiusura e post gestione ex art.12 DLgs 36/2003

Oggetto:

Relazione geologica e idrogeologica

Tav.

Rel.F

RUP: Ing. Francesco LOMORO

I Progettisti

Dott. Ing. Angela RICCARDI

Dott. Ing. Giuseppe MARSELLI

Data: Dicembre 2019 | Scala: | File: | Aggiornamento:

INDICE

1 PREMESSA	.3
2 UBICAZIONE DELL'AREA DI INDAGINE	.4
3 RIFERIMENTI NORMATIVI	.8
4 VINCOLISTICA	.9
4.1 VINCOLI PREVISTI DAL PIANO DI ASSETTO IDROGEOLOGICO (PAI)	.9
4.2 VINCOLI PREVISTI DAL PIANO PAESAGGISTICO TERRITORIALE REGIONALE	13
4.3 DIRETTIVE IMPOSTE DAL PIANO DI TUTELA DELLE ACQUE DELLA REGIONE PUGL	IΑ
20	
4.4 AREE SIC E ZPS (REGIONE PUGLIA)	22
5 CARATTERI GEOLOGICI DI RIFERIMENTO	24
5.1 CARATTERI GENERALI	24
5.2 CARATTERI TETTONICI E GEOMORFOLOGICI	30
5.3 CARATTERI IDROGEOLOGICI E IDROGRAFICI	35
5.4 CARATTERI SPECIFICI DELL'AREA OGGETTO DI INTERVENTO	38
6 SISMICITA' DELL'AREA	44
7 CARATTERIZZAZIONE GEOTECNICA DEI LITOTIPI PRESENTI	51
INDICE DELLE FIGURE	
Figura 1: Stralcio della Carta Tecnica della Regione Puglia con indicazione dell'area	di
intervento	.5
Figura 2: Stralcio della Carta IGM in scala 1:25.000 con indicazione dell'area di intervento	
Figura 3: Stralcio Ortofoto con indicazione dell'area di intervento	.7
Figura 4: Pericolosità idraulica PAI Puglia (perimetri aggiornati il 27/02/2017)	11
Figura 5: Pericolosità geomorfologica PAI Puglia (perimetri aggiornati il 27/02/2017)	12
Figura 6: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle compone	nti
geomorfologiche	14
Figura 7: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle compone	nti
idrologiche	15
Figura 8: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti botanic	
vegetazionali	16

Dicembre 2019

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 2 di 51

Figura 9: Straicio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti delle area
protette e siti naturalistici
Figura 10: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti cultural
e insediative
Figura 11: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti de
valori percettivi
Figura 12: Stralcio PTA con indicazione dell'area di intervento
Figura 13: Sic e ZPS da Regione Puglia – Servizio assetto del territorio
Figura 14: Stralcio della Carta Geologica d'Italia 1:100.000 (Servizio Geologico d'Italia) con
relativa legenda e indicazione dell'area di indagine30
Figura 15: Stralcio della Carta Idrogeomorfologica della Puglia (agg. il 15/03/2016)35
Figura 16: Carta delle Unità Idrogeologiche della Puglia (da PTA Puglia)37
Figura 17: Caratteristiche del sottosuolo in corrispondenza della Discarica Bleu S.r.l
Figura 18: Mappa della pericolosità sismica dell'Italia espressa in termini di accelerazione
massima del suolo con probabilità di eccedenza del 10% in 50 anni riferita a suoli rigid
(http://zonesismiche.mi.ingv.it)48
Figura 19: Mappa interattiva della pericolosità sismica di Canosa di Puglia (http://esse1-
gis.mi.ingv.it)49
INDICE DELLE TABELLE
Tabella 1: Valori dei parametri per la definizione del periodo di ritorno
Tabella 2: Categorie di sottosuolo (cap. 3.2.2 NTC 2018)



PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 3 di 51

1 PREMESSA

La presente Relazione Geologica è stata redatta nell'ambito della Convenzione tra la Tecnologia e Ambiente Srl e la Provincia di Barletta-Andria-Trani del 12/02/2018 per l'incarico di effettuazione delle indagini preliminari sullo stato di fatto dell'impianto e sulle matrici ambientali, di redazione del progetto di fattibilità tecnico-economica, di documentazione per lo screening di V.I.A. necessari alla chiusura definitiva della discarica per rifiuti speciali non pericolosi CO.BE.MA. S.r.l. e alla sua gestione post operativa trentennale, ai sensi del d.lgs. 36/03.

Per la caratterizzazione litostratigrafica e geotecnica dei terreni, oltre alle informazioni di carattere morfologico e idrogeologico, si è fatto riferimento alle risultanze di indagini geognostiche precedentemente eseguite in aree adiacenti alla discarica oggetto di intervento. Inoltre si è proceduto alla consultazione di cartografie ad orientamento tematico reperibili sul web, dati e notizie bibliografiche e specialistiche che hanno consentito una preliminare definizione delle caratteristiche geologiche del sito d'interesse.

Data

Dicembre 2019

Pagina 4 di 51

2 UBICAZIONE DELL'AREA DI INDAGINE

L'area di intervento è ubicata al confine tra i territori comunali di Canosa di Puglia (BAT) e Minervino Murge (BAT), a circa 10 Km a SW del primo centro abitato e a 10 Km a NW del secondo, ad una quota altimetrica compresa tra 100 e 150 m s.l.m..

L'area di sedime della discarica è censita in catasto terreni del comune censuario di Canosa di Puglia al foglio mappale n. 77 p.lle n.533 e 400 che sviluppano complessivamente una superficie pari a mq 23.955.

Allo stato attuale, la discarica è in Procedura di infrazione Comunitaria 2011/2215, in quanto il capping realizzato non risponde ai criteri del D.Lgs. 36/2003.

L'area in esame può essere individuata all'interno delle seguenti cartografie ufficiali:

- Tavoletta I.G.M. 176 III NO "Lamalunga" in scala 1:25.000;
- Carta Tecnica Regione Puglia (C.T.R.) in scala 1:5.000 (Fig.1);
- Carta IGM in scala 1:25.000 (Fig.2);
- Ortofoto Regione Puglia (Fig.3).

Data

Dicembre 2019



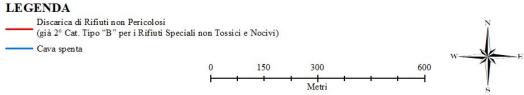


Figura 1: Stralcio della Carta Tecnica della Regione Puglia con indicazione dell'area di intervento

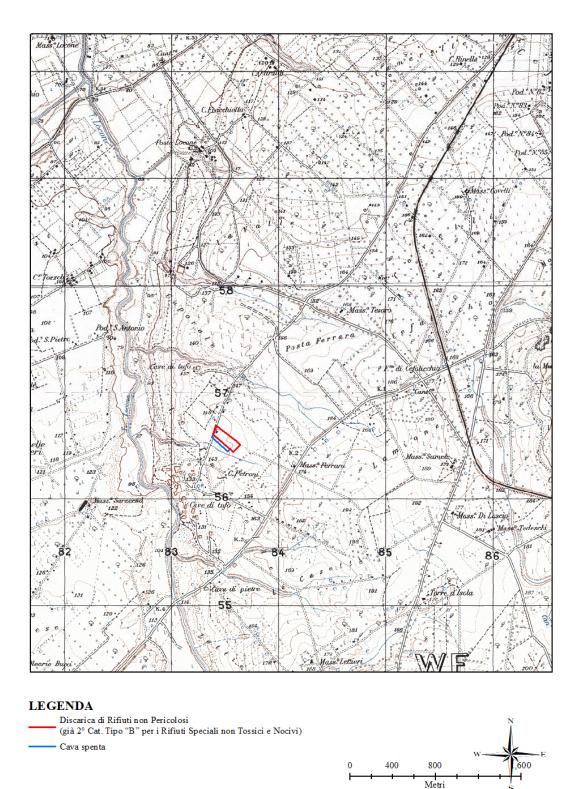


Figura 2: Stralcio della Carta IGM in scala 1:25.000 con indicazione dell'area di intervento

Pagina 7 di 51



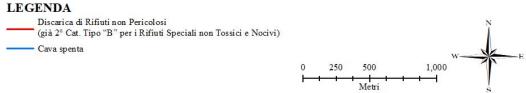


Figura 3: Stralcio Ortofoto con indicazione dell'area di intervento

Edizione 1 Revisione 1 Data Dicembre 2019

Pagina 8 di 51

3 RIFERIMENTI NORMATIVI

Il presente studio è stato redatto in ottemperanza a quanto disposto dalle norme di seguito riportate:

- Autorità di Bacino della Puglia Piano di Bacino Stralcio per l'Assetto Idrogeologico (PAI);
- Regione Puglia Piano Paesaggistico Territoriale Regionale (PPTR);
- "Norme Tecniche per le Costruzioni D. Min. Infrastrutture e dei trasporti" del 17 gennaio
 2018 (Suppl Ord. G. U. 20.2.2018, n. 42);
- Ordinanza PCM 3274 (20/03/2003) "Primi elementi in materia di criteri generali per la classificazione del territorio nazionale e di normative tecniche" (G.U. n.105 del 08/05/2003)
- Ordinanza PCM 3519 (28/04/2006) "Criteri generali per l'individuazione delle zone sismiche e per la formazione e l'aggiornamento degli elenchi delle medesime zone" (G.U. n.108 del 11/05/2006).
- Regione Puglia Piano di Tutela delle Acque (PTA), adottato con DGR nº 883 del 19/06/2007 e approvato dal Consiglio Regionale n.230 del 20/10/2009.
- Decreto Ministero dei Lavori Pubblici 11 marzo 1988 (g.u. 1-6-1988, n. 127 suppl.). "Norme tecniche riguardanti le indagini sui terreni e sulle rocce, la stabilità dei pendii naturali e delle scarpate, i criteri generali e le prescrizioni per la progettazione, l'esecuzione e il collaudo delle opere di sostegno delle terre e delle opere di fondazione".
- Decreto Legislativo 11 maggio 1999, n. 152.
 "Disposizioni sulla tutela delle acque dall'inquinamento e recepimento della direttiva 91/271/CEE concernente il trattamento delle acque reflue urbane e della direttiva 91/676/CEE relativa alla protezione delle acque dall'inquinamento provocato dai nitrati provenienti da fonti agricole".
- Decreto Legislativo 3 aprile 2006, n. 152. "Norme in materia ambientale".

Dicembre 2019

Data

Pagina 9 di 51

4 VINCOLISTICA

Nel rispetto del regolamento in materia ambientale, è stata eseguita una ricerca di tipo normativo sulla potenziale presenza di vincoli nell'area di interesse. Tale analisi è stata realizzata sia mediante una valutazione di tipo legislativo in senso stretto, sia attraverso la consultazione di mappe tematiche tramite web-gis pubblicate da parte degli organi competenti in materia di tutela del territorio.

4.1 VINCOLI PREVISTI DAL PIANO DI ASSETTO IDROGEOLOGICO (PAI)

Con riferimento agli aspetti vincolistici legati alla pericolosità idraulica, si è fatto riferimento a quanto stabilito dal Piano di Assetto Idrogeologico (PAI) della Regione Puglia. Tale piano è stato adottato dal Comitato Istituzionale dell'Autorità di Bacino il 15 dicembre 2004 ed approvato dallo stesso Comitato Istituzionale in data 31 novembre 2005.Il Piano definisce le aree caratterizzate da un significativo livello di pericolosità idraulica, in funzione della frequenza di accadimento di eventi di piena o di eventi meteorici particolarmente intensi e delle caratteristiche morfologiche del territorio, distinguendo tra:

- Aree ad alta pericolosità idraulica (AP): porzioni di territorio soggette ad essere allagate con un tempo di ritorno inferiore a 30 anni;
- Aree a media pericolosità idraulica (MP): porzioni di territorio soggette ad essere allagate con un tempo di ritorno compreso fra 30 anni e 200 anni;
- Aree a bassa pericolosità idraulica (BP): porzioni di territorio soggette ad essere allagate con un tempo di ritorno compreso fra 200 anni e 500 anni.

Vengono altresì individuate le aree a pericolosità geomorfologica crescente:

- Aree a pericolosità geomorfologica media e moderata (P.G.1): porzioni di territorio caratterizzate da bassa suscettività geomorfologica all'instabilità;
- Aree a pericolosità geomorfologica elevata (P.G.2): porzioni di territorio caratterizzate dalla presenza di due o più fattori geomorfologici predisponenti l'occorrenza di instabilità di versante e/o sede di frana stabilizzata;
- Aree a pericolosità geomorfologica molto elevata (P.G.3): porzioni di territorio interessate da fenomeni franosi attivi o quiescienti.

Pagina 10 di 51

Il PAI definisce, inoltre, il Rischio Idraulico (R) inteso come il valore atteso delle perdite umane, dei feriti, dei danni alla proprietà e delle perturbazioni alle attività economiche dovuti ad un particolare fenomeno naturale. Il valore di R è esprimibile mediante la formula, nota come equazione del rischio:

$$R = E \times V \times P_t$$

in cui:

- Entità E: valore economico del bene;
- Vulnerabilità V: attitudine di un elemento a rischio a subire danni per effetto di un evento calamitoso. La vulnerabilità si esprime mediante un coefficiente compreso tra 0 (assenza di danno) e 1 (perdita totale). È funzione dell'intensità del fenomeno e della tipologia di elemento a rischio;
- Pericolosità P_t: probabilità di accadimento di un predefinito evento nell'intervallo temporale t.

La valutazione di R permette di distinguere tra tre diverse categorie di aree:

- Aree a rischio molto elevato R4;
- Aree a rischio elevato R3;
- Aree a rischio medio/moderato R2.

Sono state valutate, attraverso consultazione della cartografia PAI mediante web-gis, le eventuali interferenze con vincoli legati alla pericolosità geomorfologica e idraulica.

Dalla sovrapposizione dell'area di interesse con il Piano Stralcio per l'assetto idrogeologico della Puglia si evidenzia l'assenza di aree soggette a vincolo. Di seguito si riportano stralci estratti dalla cartografia redatta dall'Adb Puglia (Fig. 4) (Fig. 5).

Pagina 11 di 51

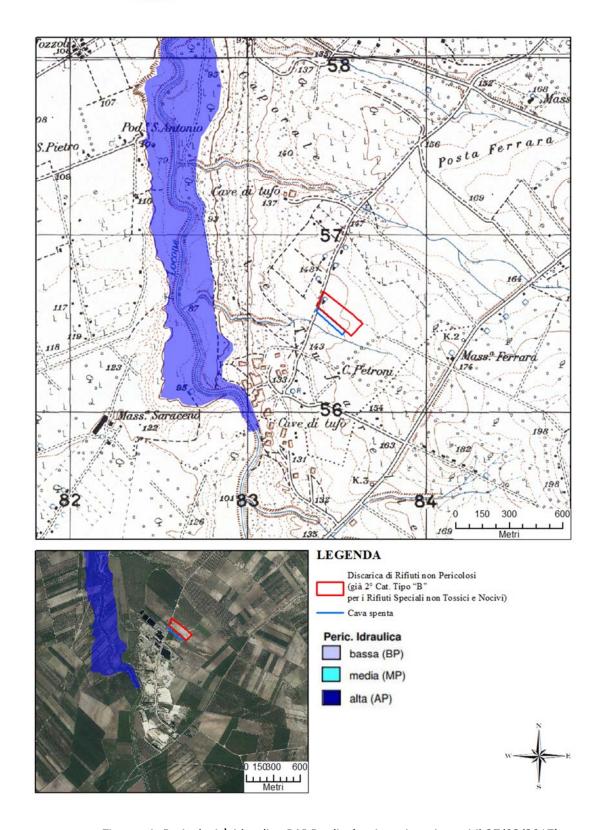


Figura 4: Pericolosità idraulica PAI Puglia (perimetri aggiornati il 27/02/2017)

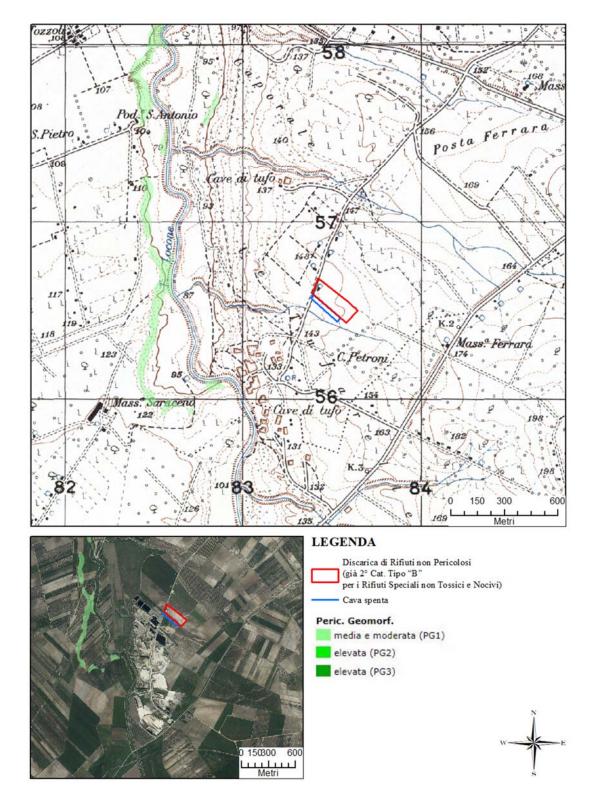


Figura 5: Pericolosità geomorfologica PAI Puglia (perimetri aggiornati il 27/02/2017)

Pagina 13 di 51

4.2VINCOLI PREVISTI DAL PIANO PAESAGGISTICO TERRITORIALE REGIONALE

Il Piano Paesaggistico Territoriale Regionale (PPTR) è piano paesaggistico ai sensi degli artt. 135 e 143 del Codice, con specifiche funzioni di piano territoriale ai sensi dell'art. 1 della L.R. 7 ottobre 2009, n. 20 "Norme per la pianificazione paesaggistica". Esso è rivolto a tutti i soggetti, pubblici e privati, e, in particolare, agli enti competenti in materia di programmazione, pianificazione e gestione del territorio e del paesaggio.

Finalità di detto Piano è quella di perseguire la promozione e la realizzazione di uno sviluppo socioeconomico autosostenibile e durevole e di un uso consapevole del territorio regionale, anche attraverso la conservazione ed il recupero degli aspetti e dei caratteri peculiari dell'identità sociale, culturale e ambientale, la tutela della biodiversità, la realizzazione di nuovi valori paesaggistici integrati, coerenti e rispondenti a criteri di qualità e sostenibilità.

All'art. 39 delle Norme Tecniche di Attuazione del Piano Paesaggistico Territoriale Regionale, si individuano le tre strutture caratterizzanti il paesaggio, a loro volta articolate in componenti, ciascuna delle quali soggette a specifiche discipline:

- a) Struttura idrogeomorfologica:
- Componenti geomorfologiche
- Componenti idrologiche
- b) Struttura ecositemica e ambientale:
- Componenti botanico-vegetazionali
- Componenti delle aree protette e dei siti naturalistici
- c) Struttura antropica e storico-culturale:
- Componenti culturali e insediative
- Componenti dei valori percettivi

Dalla consultazione della cartografica PPTR si è evinto che l'area d'indagine non risulta assoggettata a vincoli, come evidenziato nelle tavole di seguito riportate (Fig. 6)(Fig. 7)(Fig. 8)(Fig. 9)(Fig. 10)(Fig. 11).

Pagina 14 di 51



Figura 6: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti geomorfologiche

Pagina 15 di 51

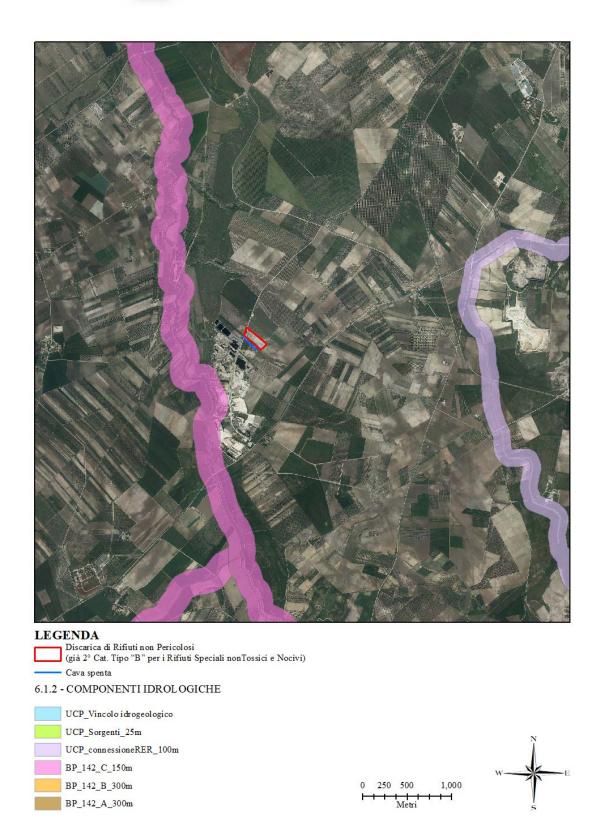


Figura 7: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti idrologiche

Pagina 16 di 51



Figura 8: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti botanicovegetazionali

Pagina 17 di 51

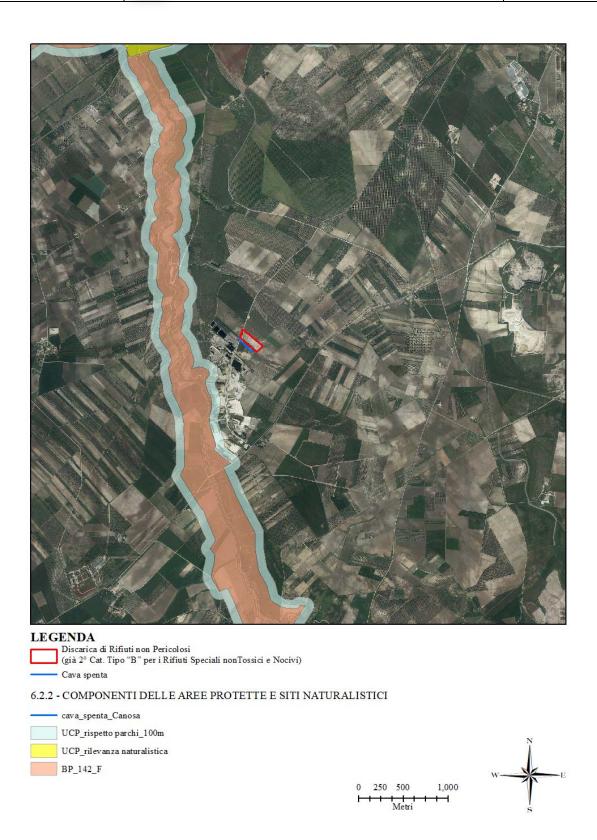


Figura 9: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti delle aree protette e siti naturalistici

Edizione 1 Revisione 1 Data Dicembre 2019

Pagina 18 di 51



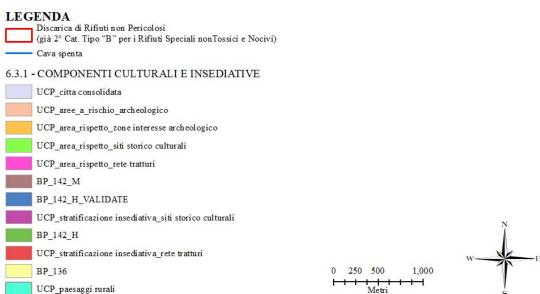
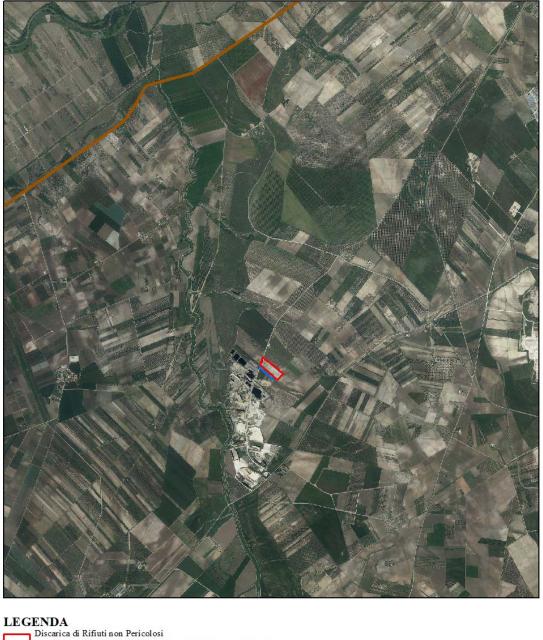


Figura 10: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti culturali e

insediative

Edizione	1	Revisione	1	Data	Dicembre 2019

Pagina 19 di 51



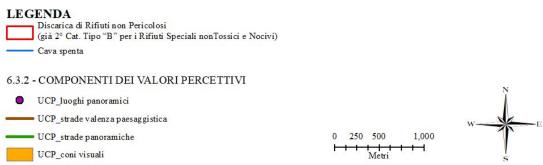


Figura 11: Stralcio PPTR con indicazione dell'area di intervento riferita alle componenti dei valori percettivi

Pagina 20 di 51

4.3DIRETTIVE IMPOSTE DAL PIANO DI TUTELA DELLE ACQUE DELLA REGIONE PUGLIA

Dalla consultazione della cartografia del PTA Puglia (Fig. 12) si evince che la zona di interesse ricade, con riferimento alle aree di vincolo d'uso degli acquiferi, nelle *aree di tutela quali-quantitativa*.

Questa fascia trova giustificazione nella necessità di limitare la progressione del fenomeno di contaminazione entroterra, attraverso un uso della risorsa che minimizzi l'alterazione degli equilibri tra le acque dolci di falda e le sottostanti acque di mare di invasione continentale.

In tale fascia è necessario un riordino delle utilizzazioni, previo censimento in sito delle opere esistenti, utile al conseguimento di una migliore distribuzione areale degli emungimenti. Nel programmare le azioni di riordino bisognerebbe dare priorità alle zone finitime a quelle in cui il fenomeno di contaminazione si estende maggiormente entroterra, ovvero si rileva un maggiore stress (zona Andria-Barletta, sud-est barese, arco jonico tarantino occidentale). Nella porzione a monte della zona di sospensione dell'emungimento, si ritiene opportuno limitare la realizzazione di nuove opere di captazione. In sede di rilascio di nuove autorizzazione alla ricerca, andranno verificate le quote previste di attestazione dei pozzi al di sotto del livello mare, con il vincolo che le stesse non risultino superiori a 25 volte il valore del carico piezometrico espresso in quota assoluta (riferita al l.m.m.). A tale vincolo si potrà derogare nelle aree in cui la circolazione idrica si esplica in condizioni confinate al di sotto del livello mare. Di tale circostanza dovrà essere data testimonianza nella relazione idrogeologica a corredo della richiesta di autorizzazione.

In sede di rilascio o di rinnovo della concessione, nel determinare la portata massima emungibile si ritiene prudenziale considerare che la stessa non determini una depressione dinamica del carico piezometrico assoluto superiore al 60% del valore dello stesso carico e che i valori del contenuto salino (Residuo fisso a 180°C) e la concentrazione dello ione cloro (espresso in mg/l di Cl-), delle acque emunte, non superino rispettivamente 1 g/l o 500 mg/l.

Dicembre 2019

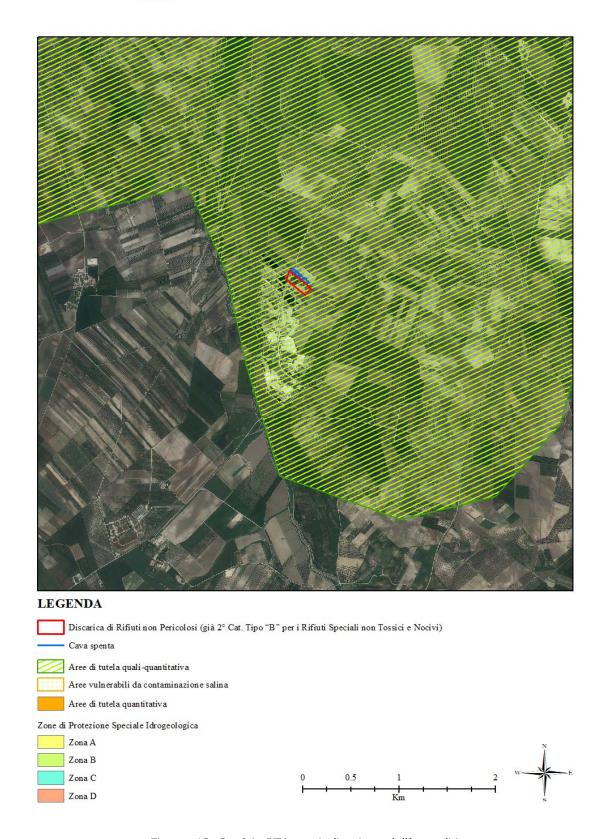


Figura 12: Stralcio PTA con indicazione dell'area di intervento



PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 22 di 51

4.4AREE SIC E ZPS (REGIONE PUGLIA)

La prima Direttiva comunitaria in materia di conservazione della natura è stata la 79/409/CEE nota come "Direttiva Uccelli Selvatici", volta alla conservazione degli uccelli selvatici. Essa stabilisce che gli Stati membri, compatibilmente con le loro esigenze economiche, mantengano un adeguato livello di conservazione per le popolazioni delle specie ornitiche. L'art. 4, nello specifico, disciplina la designazione di Zone di Protezione Speciale (ZPS) da parte degli Stati Membri, ovvero dei territori più idonei, in numero e in superficie, alla conservazione delle suddette specie. A tale Direttiva si affianca la 92/43/CEE nota come "Direttiva Habitat" riguardante la conservazione degli habitat naturali e seminaturali e della flora e fauna.

La Direttiva disciplina le procedure per la realizzazione del progetto di rete Natura 2000, il cui obiettivo è di definire e realizzare strategie comuni per la tutela dei Siti costituenti la rete (pSIC e ZPS). Gli artt. 6 e 7 stabiliscono che qualsiasi piano o progetto, che possa avere incidenze sui Siti Natura 2000, sia sottoposto ad opportuna valutazione delle possibili incidenze rispetto agli obiettivi di conservazione del sito.

Successivamente abrogata, la Direttiva Uccelli è stata sostituita integralmente dalla Direttiva 2009/147/CE del Parlamento Europeo e del Consiglio del 30 novembre 2009.

Il recepimento in Italia della Direttiva Uccelli è avvenuto mediante la legge n. 157 dell'11 febbraio 1992. Il Regolamento D.P.R. n. 357 del 08.09.1997 e le sue successive modifiche e integrazioni, integra il recepimento della Direttiva Uccelli, e con esso le Regioni hanno designato le Zone di Protezione Speciale e proposto come Siti di Importanza Comunitaria le zone individuate nel loro territorio, in base a quanto riportato negli Allegati A e B dello stesso D.P.R.. La Rete Natura 2000 in Puglia è costituita dai proposti Siti di Importanza Comunitaria (pSIC) e dalle Zone di Protezione Speciale (ZPS), individuati dalla Regione con D.G.R. del 23 luglio 1996, n. 3310. Successivamente con la D.G.R. del 8 agosto 2002, n. 1157 la Regione Puglia ha preso atto della revisione tecnica delle delimitazioni dei pSIC e ZPS designate, eseguita sulla base di

Dalla consultazione del database cartografico dell'Ufficio Parchi e Riserve Naturali della Regione Puglia è emersa che l'area di indagine non è soggetta a vincoli (Fig. 13).

supporti cartografici e numerici più aggiornati.

Pagina 23 di 51

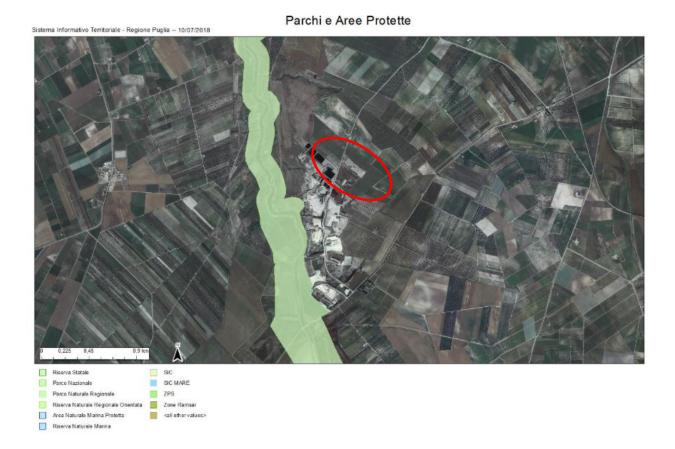


Figura 13: Sic e ZPS da Regione Puglia – Servizio assetto del territorio.

Pagina 24 di 51

5 CARATTERI GEOLOGICI DI RIFERIMENTO

5.1 CARATTERI GENERALI

L'area di indagine si colloca, da un punto di vista geologico, nella zona compresa tra le formazioni del rilievo delle Murge (piattaforma carbonatica apula) e la successione delle argille subappennine del Tavoliere di Puglia. La Valle del fiume Ofanto segna approssimativamente il confine tra queste due unità.

Le Murge rappresentano la porzione centrale dell'Avampaese Apulo; si sviluppano dalla linea Ofanto-Sele, una trascorrente sinistra orientata in direzione NE-SW, fino alla linea Taranto-Brindisi, in direzione NW-SE. A SW confinano con il dominio della Fossa Bradanica, al di sotto della quale scendono grazie ad una serie di faglie dirette. Verso NE, procedendo verso l'Adriatico, le Murge digradano sino al livello del mare attraverso una sequenza di ripiani collegati da scarpate poco acclivi.

La struttura delle Murge è il risultato di un susseguirsi di eventi tettonici che si sono imposti a partire dal Cretaceo superiore, e sono proseguiti fino al Miocene con l'instaurarsi della tettogenesi appenninica. Tutta l'area dell'Avampaese, caratterizzata da rocce calcaree mesozoiche spesse diversi chilometri, si articola in tre distinti settori: Gargano, Murge e Salento, limitati da importanti strutture tettoniche orientate EW.

I terreni che costituiscono le Murge, sono costituiti da una potente successione di rocce calcareo-dolomitiche di età cretacea, spessa oltre 3000 m. L'ambiente di sedimentazione di tale successione è di piattaforma carbonatica, caratterizzata da una subsidenza lenta e continua compensata da una sedimentazione carbonatica di mare basso. La Formazione del Gruppo dei Calcari delle Murge, localmente coperto dai termini pleistocenici trasgressivi, comprende le seguenti unità: Calcare di Bari (Turoniano-Cenomaniano), Calcare di Mola (Cenomaniano superiore), Calcare di Altamura (Senoniano) e Calcare di Murgia della Crocetta (Daniano o Maastrichtiano). Tale formazione mesozoica è stata soggetta ad una intesa fase erosiva durante il corso del Terziario, cui ha fatto seguito, nel Quaternario, una ingressione marina che ha determinato la deposizione dei termini appartenenti al "Complesso calcareo detritico trasgressivo" comprendenti le Calcareniti di Gravina (Calabriano-Pliocene sup.), le Calcareniti di Monte Castiglione (Calabriano) e i Tufi delle Murge (Pleistocene). All'Olocene si riferiscono i più recenti terreni di copertura.

Il Foglio Geologico n. 176 "Barletta" della Carta Geologica d'Italia alla scala 1:100.000 in cui si colloca l'area di indagine (Fig. 14), comprende l'estremità nord occidentale delle Murge,

Pagina 25 di 51

degradanti ad W verso la Fossa Bradanica, a NW verso la Valle dell'Ofanto e a NE verso il Mare Adriatico.

Il Calcare di Bari, che affiora nella parte murgiana, costituisce l'unità litostratigrafica più antica. Si presenta costituito da strati di calcari detritici, in parte dolomitizzati, con macrofaune a Rudiste e gasteropodi e microfaune a foraminiferi bentonici ed alghe. Il Calcare di Bari mostra un assetto monoclinale, con prevalenti immersioni di strati a SSW, complicato da blande pieghe e da faglie variamente orientate.

Sul Calcare di Bari, lungo i margini del rilievo murgiano, dal versante a SW della valle dell'Ofanto e, parallelamente alla costa adriatica, fino a S di Trani, poggia in trasgressione una serie marina riferibile al Pliocene superiore (?) e al Calabriano. Lungo tutta la fascia di affioramento mostra però lacune, a vari livelli. Tale serie affiora lungo l'intero margine murgiano della Fossa Bradanica. I suoi termini più antichi, rilevanti per spessore ed estensione sono le Calcarenite di Gravina e le Argille subappennine.

Lembi di depositi litorali di età post-calabriana tra cui spiccano sabbie fini e calcareniti grossolane, poggiano direttamente sul Calcare di Bari (dintorni di Andria e di Corato) o su termini della serie plio-pleistocenica (valle dell'Ofanto, zona costiera di Barletta e di Trani); a luoghi disposti in terrazzi, di età via via più recente verso l'esterno del rilievo murgiano.

La valle dell'Ofanto, così come si rileva lungo il perimetro a NW di Canosa, è caratterizzata dalla presenza di depositi alluvionali in più ordini di terrazzi dei quali quelli appartenenti ai depositi più recenti costituiscono un'estesa fascia pianeggiante lungo il corso del fiume.

La topografia del terreno, priva di grandi sbalzi, e la diffusa copertura pleistocenica o recente, non consente di individuare con sicurezza le dislocazioni/deformazioni che hanno determinato il sollevamento del rilievo murgiano. Un'importante serie di faglie a gradinata si sviluppa lungo il margine Murge-Fossa bradanica, coperta dai sedimenti marini pleistocenici. Per un esteso tratto a S di Canosa la serie di faglie che separa le Murge dalla Fossa bradanica ha forse direzione NS. Durante la fase di emersione delle Murge, iniziata con ogni probabilità dalle zone più interne verso le aree più esterne, si è assistito alla deposizione dei depositi marini postcalabriani lungo una serie di piattaforme, degradanti verso l'attuale valle dell'Ofanto e verso la costa adriatica.

Lo schema geologico generale dell'area di interesse presenta un assetto stratigrafico che può essere così descritto, dal basso verso l'alto:

- Calcare di Bari. TURONIANO-BARREMIANO
- Calcareniti di Gravina. CALABRIANO PLIOCENE SUPERIORE
- Argille Subappennine. CALABRIANO PLIOCENE SUPERIORE

Pagina 26 di 51

- Sabbie di Monte Marano. CALABRIANO
- Sabbie quarzose fini e calcareniti. PLEISTOCENE
- Depositi alluvionali antichi. PLEISTOCENE
- Depositi alluvionali recenti. OLOCENE PLEISTOCENE

Calcare di Bari

La formazione del Calcare di Bari è costituita da calcari microfossiliferi bianchi e grigio chiari in strati di spessore decimetrico e metrico costituiti da litofacies a tessitura prevalentemente (mudstone/wachestone biopeloidali fango-sostenuta e bindstone stromatolitici) subordinatamente granulo-sostenuta (packstone/grainstone bioclastici e biopeloidali) a luoghi interessati da diagenesi meteorica e/o da pedogenesi (floatstone/rudstone intraclastici in matrice argillosa residuale) con frequenti intercalazioni di calcari dolomitici e dolomie grigie. Nella parte inferiore ed intermedia della successione si intercalano bancate massive di calcari dolomitici grigi e di dolomie grigio scuro con tessitura dolomicritica e dolosparitica. Inoltre, nella parte inferiore e superiore del Calcare di Bari, sono stati riconosciuti calcari macrofossiliferi a molluschi (prevalentemente rudiste); si tratta di gruppi di strati costituiti da accumuli conchigliari autoctoni para-autoctoni con tessitura prevalentemente tipo floatstone/rudstone, corrispondenti, dal più antico al più recente, al "livello Palese", al "livello Sannicandro" e al "livello Toritto". Tali livelli rappresentano alcuni dei noti "livelli guida" dell'intera successione del Calcare di Bari affioranti nel territorio delle Murge e sono da intendersi come gruppi di strati in cui la medesima litofacies (floatstone/rudstone a rudiste) si ripete, mostrando continuamente gli stessi caratteri e la stessa associazione di specie, per spessori variabili da pochi metri a poche decine di metri intercalandosi, anche ciclicamente, ad altre litofacies carbonatiche di piattaforma.

L'unità calcarea si caratterizza per uno spessore medio stimato dell'ordine di 1300 metri.

Nel complesso, la formazione mostra di essere stata generalmente deposta in ambiente di sedimentazione carbonatica (intrabacinale), in tempi lunghissimi, tra il Triassico e il Miocene, con ripetute fasi di sedimentazione intervallate da lacune stratigrafiche.

Calcarenite di Gravina

La Calcarenite di Gravina affiora lungo il perimetro delle Murge, con spessori prossimi a qualche decina di metri. Si tratta di depositi trasgressivi, arenitici, scarsamente coerenti, indicati col nome di «Tufi», che costituiscono la base della serie di riempimento della Fossa Bradanica.

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 27 di 51

L'unità è formata da rocce calcaree a grana da fine a grossa, porose, con grado di cementazione variabile e poco resistenti alle azioni meccaniche; di ambiente litorale, generalmente risultano prive di stratificazione e poco fratturate; solo in alcuni affioramenti (ad es. negli immediati dintorni di Canosa di Puglia) la parte superiore della formazione appare clinostratificata.

La superficie di contatto con il Calcare di Bari è caratterizzata in genere da un livello di conglomerato con elementi provenienti dallo stesso Calcare. Tale conglomerato, che a luoghi può anche mancare, è scarsamente cementato da una matrice calcarenitica.

La formazione della Calcarenite di Gravina in più punti manifesta una grande abbondanza di fossili, si riconoscono due livelli a macrofossili, uno in prossimità della base (in prevalenza Ostreidi) e uno al contatto con le soprastanti Argille subappennine (a Pectinidi, Coralli, ecc.); in generale sono presenti 'nidi' di macrofossili (a Ostreidi, Pettinidi, Echinidi, ecc.) distribuiti nel corpo della formazione stessa.

La formazione è presumibilmente prodotta dall'abrasione del substrato calcareo preesistente e dalla sedimentazione in ambiente costiero (spiaggia sommersa) di materiale bioclastico, costituito da frammenti di gusci di organismi bivalvi, gasteropodi, brachiopodi, echinidi.

Argille Subappennine

Nelle parti più basse dei fianchi vallivi dei maggiori corsi d'acqua, specie del Torrente Locone e dei suoi affluenti, affiorano largamente argille e argille marnose, a vari livelli anche siltose, di color grigio-azzurro. Si tratta di un deposito probabilmente di ambiente neritico privo di stratificazione, tranne che nella parte alta, dove si ha una fitta alternanza di straterelli argillosi e sabbiosi.

All'interno dell'unità che raggiunge spessori considerevoli, di migliaia di metri, nella parte interna del Tavoliere, si rilevano livelli di sabbie argillose a grana fine e talvolta ghiaie, questi ultimi legati presumibilmente a episodi di sedimentazione torbiditica, avvenuta a seguito della sedimentazione in mare aperto dei materiali fini provenienti dall'erosione del fronte della catena appenninica in accrescimento, nel corso del Plio-Pleistocene.

Tali argille poggiano in continuità stratigrafica sulla Calcarenite di Gravina, ma forse a luoghi sono anche in eteropia con la stessa e rappresentano il riempimento della fossa tettonica (avanfossa), individuatosi tra il fronte della catena appenninica e la piattaforma apula (avampaese).

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 28 di 51

Il passaggio alle sabbie sovrastanti si verifica invece per alternanze. L'approssimarsi della transizione è posto in evidenza dalla presenza nelle Argille di straterelli di sabbie.

Nella formazione argillosa e più marcatamente nella parte alta, sono presenti nidi di Macrofossili, in gran prevalenza Pettinidi e Ostreidi.

Le Argille subappennine poggiano in alcuni casi direttamente sul Calcare di Bari (fra Canosa e Barletta). La locale mancanza della calcarenite di Gravina fra i Calcari e le Argille è dovuta al fatto che la stessa Calcarenite si depositava solo in prossimità della costa, mentre più al largo il bacino di sedimentazione veniva riempito dalle argille, a conferma di ciò sembra essere il fatto che i punti dove le Argille poggiano direttamente sul Calcare di Bari, sono distanti dalla costa plio-calabriana.

Sabbie quarzose fini e calcareniti, a luoghi in terrazzi

In trasgressione sui terreni sopra descritti poggia una serie di depositi marini, essenzialmente sabbiosi, a luoghi terrazzati. Tali depositi, difficili a rilevarsi quando poggiano su termini litologicamente simili della Fossa bradanica (Sabbie di M. Marano), sono costituiti da sabbie, sabbie calcaree e da calcareniti con frequente stratificazione incrociata.

I depositi stessi sono posti a quote via via decrescenti verso il mare e, a luoghi, formano una serie di ripiani, limitati in basso da scarpate.

Depositi alluvionali antichi

I depositi alluvionali terrazzati affiorano a quote diverse e sembrano riconducibili a due differenti cicli.

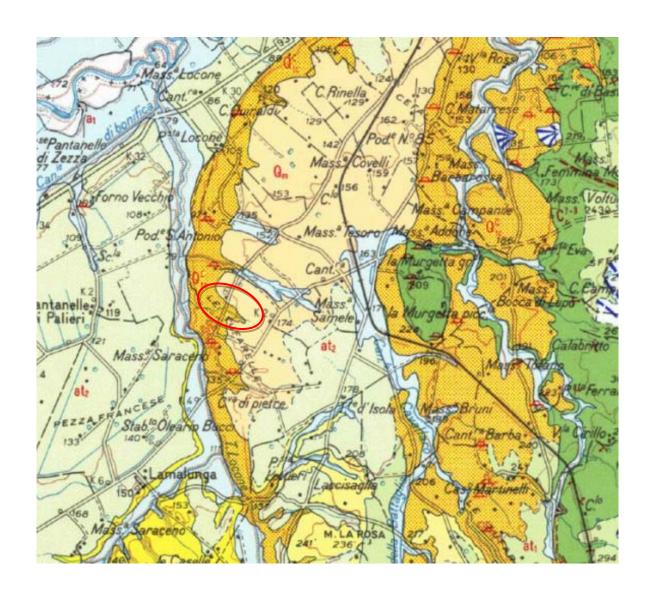
II deposito più elevato (terrazzo alto del Fiume Ofanto e dei suoi affluenti) è posto a quota superiore ai 250 m s.l.m. ed è in gran prevalenza piroclastico (proviene dall'attività del Vulture) ma a luoghi contiene detriti calcarei provenienti dalle Murge.

Il deposito terrazzato più recente (terrazzo medio del Fiume Ofanto e dei suoi affluenti) si riconosce in lembi lungo i fianchi della valle del Torrente Locone e del Fiume Ofanto. E' costituito da sedimenti ciottolosi o ciottoloso-sabbiosi; ha uno spessore anche superiore a qualche decina di metri.

Depositi alluvionali recenti

Pagina 29 di 51

- (a1) Gli alvei di gran parte dei corsi d'acqua mostrano sottili spessori di depositi alluvionali terrazzati prevalentemente ciottolosi; nei solchi erosivi («lame») incisi nei calcari cretacei, questi depositi si presentano ciottoloso-terrosi.
- (a2) Nell'alveo dell'Ofanto tali depositi, risultano incisi più o meno profondamente dal corso d'acqua, in vicinanza del quale si riconosce un ultimo deposito, anch'esso quasi esclusivamente ciottoloso.



Pagina 30 di 51

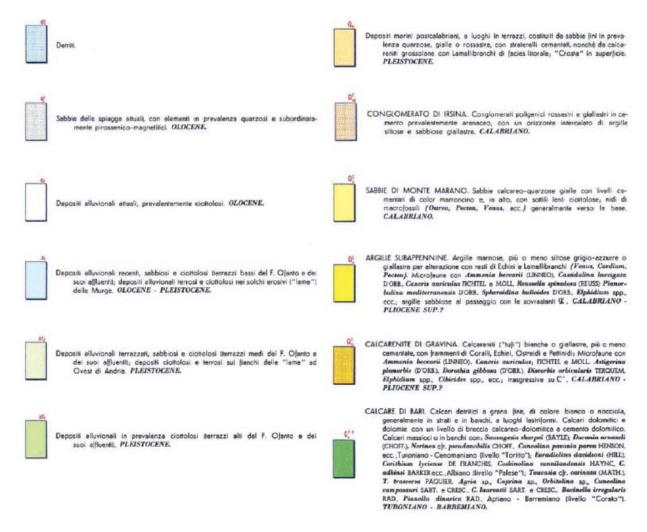


Figura 14: Stralcio della Carta Geologica d'Italia 1:100.000 (Servizio Geologico d'Italia) con relativa legenda e indicazione dell'area di indagine

5.2CARATTERI TETTONICI E GEOMORFOLOGICI

Il principale motivo strutturale dell'intera area murgiana è rappresentato da un assetto monoclinale dei calcari del Cretaceo, sui quali poggiano in netta discordanza, in assetto orizzontale o con deboli inclinazioni, i sottili depositi quaternari.

Lo stile tettonico, sostanzialmente tabulare, è caratterizzato da pieghe modeste ad ampio raggio e fianchi pochissimo inclinati, tali da determinare difficoltà nel riconoscimento degli assi strutturali principali; tale situazione è complicata ulteriormente dalla presenza di blande ondulazioni trasversali che contribuiscono a confondere i lineamenti strutturali della regione. I piegamenti, piuttosto blandi, mostrano direzioni assiali prevalentemente disposte da NW a SE con giaciture degli strati debolissime, raramente superiori ai 15°.

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 31 di 51

Alle strutture plicative si associa la presenza di faglie a debolissimo rigetto assimilabili a fratture. Il sistema più evidente di fratturazione è rappresentato da quello a direttrice NW-SE, che, associato alla fratturazione trasversale NE-SW, ha prodotto lo sblocchettamento dei calcari ribassati dalle aree interne del settore murgiano verso la costa, determinando complesse strutture a gradoni (faglie transtensive).

L'area murgiana si caratterizza per la presenza di una serie di ripiani allungati parallelamente alla costa e posti a quote via via più bassi procedendo dall'interno verso il mare, delimitati da modeste scarpate. I ripiani e le scarpate, rivolte verso l'Adriatico, rappresentano una serie di terrazzamenti marini, interpretati come antiche linee di costa formatesi durante il sollevamento dell'intera area murgiana durante il Pleistocene medio-superiore. Su diversi ripiani di queste zone, si rinvengono numerose doline a contorno sub-circolare o ovale, aventi profondità fino a 10-15 m e larghezza di 200-300 m. Il paesaggio, sostanzialmente monotono, è movimentato da leggere ondulazioni della superficie topografica, da sporgenze calcaree e brevi corsi torrentizi. Il carsismo, evidenziato dalla presenza delle doline, è altresì testimoniato da inghiottitoi, anche di notevole estensione e importanza, reticoli di condotti e cavità ipogee. I calcari hanno subito intensi processi di alterazione chimico-fisica sia in superficie che nel sottosuolo.

Le aree calcaree sono incise da numerosi corsi d'acqua, detti "lame", non perenni, a fondo piatto e svasato, aventi pareti verticali, che si sono verosimilmente incassati fino ad intercettare il substrato calcareo per processi di sovraimposizione. Generalmente questi impluvi sono privi di acqua a causa della elevata permeabilità delle rocce del substrato carbonatico, dovuta alla presenza dei diffusi sistemi di fratturazione e dei condotti carsici. Per le suddette caratteristiche, i bacini delle lame sono poco gerarchizzati, discontinui e solitamente a regime torrentizio poiché si attivano solo in occasione di forti piogge particolarmente abbondanti. Il loro corso è stato notevolmente influenzato dalla tettonica, come evidenziato da tratti ad andamento rettilineo in corrispondenza di zone di faglia o di intensa fratturazione.

Nelle zone prossime alla linea di costa, la morfologia risulta sostanzialmente pianeggiante date le quote notevolmente ridotte. Si rilevano incisioni vallive a fondo quasi piatto, in genere asciutte e coperte da limitati spessori di lembi alluvionali e a fianchi poco inclinati. Questi solchi erosivi, paralleli fra loro, e diretti da SW a NE, perpendicolare alla costa adriatica, raggiungono profondità non superiori ai 10-15 m.

La fascia costiera adriatica si caratterizza per una catena discontinua e irregolare di cordoni dunari allungati parallelamente alla riva con altezze fino a 13 m sul livello del mare. Le coste,

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 32 di 51

per certi tratti rocciose, risultano ben articolate, basse e frastagliate, e terminano verso mare con scarpate verticali, a tratti intervallate da piccole insenature basse e sabbiose.

I principali elementi morfologici caratterizzanti il territorio comunale di Canosa di Puglia sono: punti sommitali, argini fluviali, assi di displuvio, cigli di sponda fluviale, ripe di erosione fluviale e orli di terrazzo morfologico.

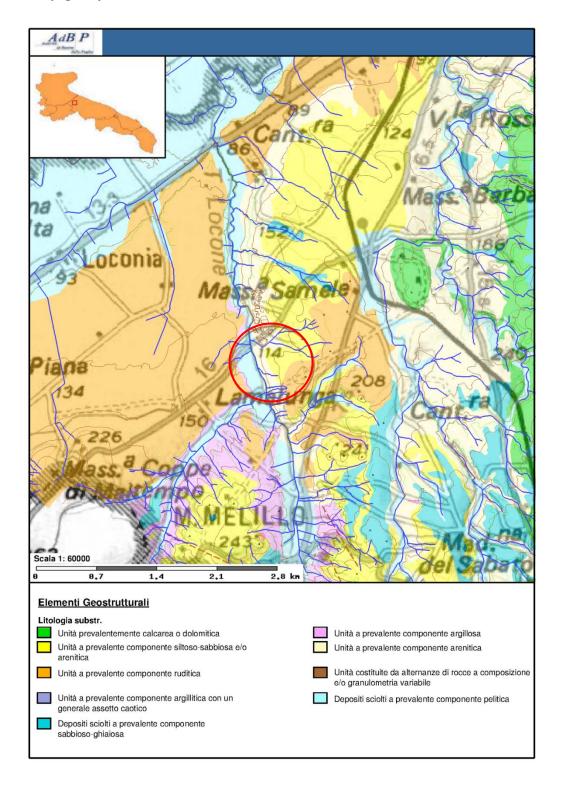
I punti sommitali sono posti tra NE e SE rispetto al centro abitato, laddove affiorano le propaggini più settentrionali del dominio murgiano; gli argini fluviali sono prevalentemente dislocati lungo tutto il margine a NW del territorio comunale, in corrispondenza del corso del Fiume Ofanto, laddove si nota la presenza di cigli di sponda fluviale, i quali bordano e seguono esattamente l'attuale corso del fiume. Tali elementi morfologici caratterizzano il deflusso attuale del Torrente Locone e del Canale di bonifica che in esso confluisce e il Canale della Piena delle Murge a W del centro abitato.

Le ripe di erosione sono presenti nel settore NE-SW dell'abitato di Canosa che, poste a quote topografiche elevate con alti gradienti topografici, hanno favorito un processo di deflusso superficiale tale da generare le lame. L'andamento delle ripe fluviali cinge il perimetro e le parti sommitali delle aree incise dal deflusso superficiale in corrispondenza delle quali si registra un infittimento delle curve di livello a testimonianza di un aumento del gradiente topografico.

Nella carta morfologica sono anche presenti assi di displuvio significativi posti nel settore immediatamente ad E e SE di Canosa e nella porzione di territorio compresa tra il Torrente Locone e il Canale della Piena delle Murge, strettamente connessi con i punti sommitali che seguono l'allineamento topografico delle principali vette.

Gli orli di terrazzo morfologico sono legati alle variazioni eustatiche del livello del mare che hanno determinato una forte attività di modellamento morfologico. I terrazzi morfologici sono la testimonianza di fenomeni di erosione o deposizione sedimentaria sia dei corsi d'acqua che del mare; in particolare nell'ambito del territorio di Canosa di Puglia, sembra che i terrazzi sono il risultato di fasi di deposizione ed erosione fluviale, orientati parallelamente al Fiume Ofanto, in direzione NE-SW. Tutto ciò spiega come essi possano essere il risultato dell'evoluzione morfologica dettata dall'attività di deposizione ed erosione dell'Ofanto stesso. Orli di terrazzo morfologico sono presenti ad E e SW dell'abitato di Canosa, questi ultimi legati all'attività deposizionale ed erosiva del Canale della Piena delle Murge.

Di seguito si riporta uno stralcio della Carta Idrogeomorfologica ottenuta mediante consultazione tramite web-gis, utile per la fruibilità diretta delle conoscenze di base dell'area di interesse, che evidenzia gli aspetti peculiari dei caratteri geomorfologici e litostrutturali dell'area di interesse (Fig. 15).





PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 34 di 51

AdB P					
Tettonica					
Faglia	Maglia pres	0.00			
Asse di anticlinale certo	🚺 Asse di ant	iclinale presunto			
Asse di sinclinale certo	Asse di sin	clinale presunto			
Tettonica					
+ Strati suborizzontali (<10°)		inclinati (10°-45°)			
Strati molto inclinati (45°-80°)	II Strati subve	erticali (>80°)			
Strati rovesciati	Strati conto	rti			
Overwafia					
Orografia					
△ Punti sommitali					
Rilievo e relativa quota al suolo s.l.m.	_				
0 - 100 m	▲ 100 - 300 n				
▲ 300 - 700 m	1 700 - 1200	m			
Curve di livello					
Forme di versante					
Linee					
Orlo di scarpata delimitante forme semispianate	Cresta affila	ata			
Cresta smussata	Asse di dis	oluvio			
Nicchia di distacco					
Poligoni Corpo di frana	Cono di def	rito			
	550500000000000000000000000000000000000	20223			
Area interessata da dissesto diffuso	Alea a cala	nchi e forme similari			
Forme di modellamento di corso d'acqua					
Cigli e ripe					
△ Ciglio di sponda	Nipa di ero:	sione			
Forme ed elementi legati all'idrografia superficiale					
Corsi di acqua					
Corso d'acqua	Corso d'acc	qua episodico			
Corso d'acqua obliterato	Corso d'acc	qua tombato			
Recapito finale di bacino endoreico					
Sorgenti					
Canali lagunari					
Bacini Idrici					
Bacini					
Lago naturale	Lago artific	iale			
Laguna costiera	Z Salina				
Stagno, acquitrino, zona palustre					
Forme Carsiche					
Doline					
Grotte naturali					
Grotte naturan					

Dicembre 2019

Data

Pagina 35 di 51



Figura 15: Stralcio della Carta Idrogeomorfologica della Puglia (agg. il 15/03/2016)

5.3CARATTERI IDROGEOLOGICI E IDROGRAFICI

L'area oggetto di indagine ricade in quella che viene definita "Unità Idrogeologica delle Murge", come ben evidenziato dalla Carta delle Unità Idrogeologiche della Puglia (Fig. 16), le cui delimitazioni fisiche sono definite superiormente dal corso del fiume Ofanto e inferiormente dall'allineamento ideale Brindisi - Taranto.

La falda carsica murgiana ha sede nelle rocce calcareo-dolomitiche di età mesozoica della Piattaforma apula, raramente ricoperte per trasgressione da sedimenti calcarenitici quaternari. Tali rocce, permeabili per fratturazione e carsismo, sono in connessione idraulica rispetto alla circolazione di fondo che è a sua volta influenzata da fattori stratigrafici e strutturali, oltre che dalla distribuzione del fenomeno carsico. Tale fenomeno non ha ovunque le stesse caratteristiche. Ad aree interessate da un macrocarsismo, molto spesso si affiancano aree manifestanti un microcarsismo, come non mancano zone dove, indipendentemente dalle quote, detto fenomeno è quasi assente.

L'alimentazione idrica della falda si realizza nelle zone più interne e topograficamente più elevate, fino a 40 Km dalla costa, laddove i calcari affiorano con continuità e la presenza di forme carsiche superficiali, come inghiottitoi e doline, favorisce una rapida infiltrazione dell'acqua di pioggia. Le precipitazioni che alimentano le risorse idriche sotterranee, sono irregolarmente distribuite sul territorio sicché la relativa scarsità di apporti meteorici, determina fenomeni di progressiva salinizzazione degli acquiferi, soprattutto in prossimità della costa.

La falda defluisce direttamente in mare, in maniera diffusa, e la zona di emergenza risulta essere pressoché coincidente con la linea di costa che rappresenta il livello di base della circolazione idrica sotterranea. L'acqua dolce di falda è in contatto con l'acqua marina di intrusione continentale su cui poggia per la minore densità. All'interfaccia acqua dolce - acqua

Rel. F Relazione geologica ed idrogeologica

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 36 di 51

salata, si realizzano fenomeni di miscelamento che generano una zona di diffusione di spessore e di salinità progressivamente crescente sia dall'alto verso il basso che verso l'entroterra. La falda circola generalmente in pressione e su più livelli, di norma al di sotto del livello del mare, e fluisce verso mare in direzione perpendicolare alla linea di costa. In prossimità del litorale, l'acqua si rinviene spesso in condizioni di falda libera o confinata poco al di sotto del livello del mare.

Da un punto di vista idrogeologico assume notevole importanza anche la copertura di terra rossa. Essendo l'acquifero murgiano talora limitato al tetto da rocce praticamente impermeabili e dotato di una permeabilità d'insieme spesso relativamente bassa, le acque di falda sono generalmente costrette a muoversi in pressione, spesso a notevole profondità al di sotto del livello mare, con carichi idraulici ovunque alti (spesso dell'ordine dei 30 ÷ 50 m s.l.m.) e variabili lungo la verticale dell'acquifero. Anche le cadenti piezometriche, con le quali la falda defluisce verso il mare, sono alte (2÷8 per mille). I massimi carichi piezometrici si riscontrano nelle aree più interne dell'altopiano murgiano, in cui si raggiungono valori di circa 200 m s.l.m.; carichi idraulici di 10÷15 m s.l.m. si osservano anche in aree situate ad appena pochi chilometri dalla linea di costa. L'irregolare distribuzione della permeabilità in senso verticale fa sì che la parte più alta della falda risulti talora frazionata in più livelli idrici sovrapposti, spesso modesti e separati da orizzonti rocciosi praticamente impermeabili e solo a luoghi permeabili, non di rado dotati di carichi idraulici e di mobilità sensibilmente diversi.

Data la natura carsica del territorio, l'idrografia superficiale è praticamente assente e limitata a una serie di solchi d'incisione torrentizia che si impostano nelle aree topograficamente più articolate, nelle terrazze quaternarie e nelle scarpate calcaree. Questi solchi, le "lame", generalmente asciutti, sono percorsi dalle acque meteoriche solo in occasione di copiose precipitazioni e, seguendo le linee di massima pendenza, sono in grado di convogliare a mare notevoli quantità d'acqua ("mene").

In base alle diverse caratteristiche di permeabilità, le rocce localmente affioranti si distinguono in due principali categorie: rocce permeabili per fratturazione e carsismo e rocce permeabili per porosità.

La permeabilità per fratturazione e carsismo, o permeabilità in grande, caratterizza le rocce calcaree mesozoiche ed è propria di rocce praticamente impermeabili alla scala del campione, data la loro elevata compattezza, tanto da poter essere considerate vere e proprie rocce serbatoio. La circolazione idrica è legata essenzialmente alla presenza di giunti di stratificazione e fratture, spesso beanti e allargate da fenomeni legati alla dissoluzione chimica (carsismo).

Pagina 37 di 51

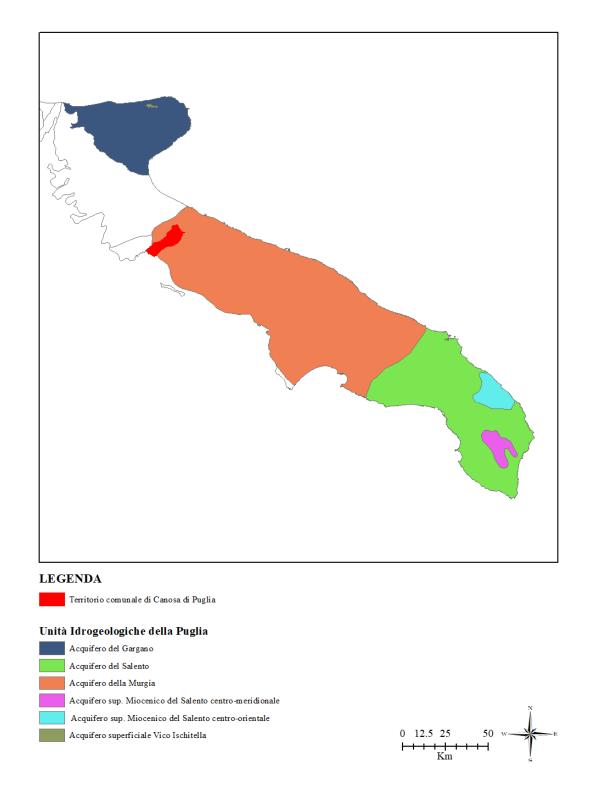


Figura 16: Carta delle Unità Idrogeologiche della Puglia (da PTA Puglia)

Le rocce permeabili per fratturazione e carsismo si caratterizzano per valori di permeabilità compresi tra: $K = 1x10^{-2} - 1x10^{-3}$ cm/s.

Edizione	1	Revisione	1	Data	Dicembre 2019

Rel. F Relazione geologica ed idrogeologica

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 38 di 51

I terreni permeabili per porosità sono poco potenti e alimentati da falde acquifere superficiali con modeste portate. A questa categoria appartengono le calcareniti e le "terre rosse".

Le calcareniti generalmente presentano un valore della conducibilità idraulica K compresa tra $1x10^{-3} - 1x10^{-4}$ cm/s. Le "terre rosse" si caratterizzano per una permeabilità variabile legata al loro contenuto sabbioso-limoso. In generale assumono valori di K compresi tra $1x10^{-4} - 1x10^{-5}$ cm/s.

5.4CARATTERI SPECIFICI DELL'AREA OGGETTO DI INTERVENTO

L'area oggetto di intervento si colloca in contrada Tufarelle, a metà strada tra il comune di Canosa di Puglia e quello di Minervino Murge, a circa 10 Km di distanza dai due.

Il comprensorio di cava di località Tufarelle è costeggiato dal Torrente Locone, affluente in destra idraulica del Fiume Ofanto.

La località Tufarelle si caratterizza per la presenza di tufo calcareo ascrivibile alla formazione delle Calcareniti di Gravina, con spessori prossimi a 80-85 m. Il litotipo affiorante nell'area di interesse, in esposizione sul fondo e sui fronti della cava ormai dismessa, si presenta a grana da fine a grossa in matrice calcitica, con grado di cementazione medio basso, di colore bianco e giallastro, privo di stratificazione e alterato per la presenza di materiale ossidato. Si rilevano fratture sub parallele di origine tettonica che interrompono la continuità della formazione, con spaziature di circa 5 m, direzione NE-SW, immersione NW, inclinazione circa 85°. Le fratture, aperte da 1 mm a 10 mm, sono generalmente poco intasate.

Le caratteristiche geologiche e idrogeologiche di dettaglio dell'area di interesse sono state desunte mediante riferimento a terebrazioni eseguite nel corso di campagne di indagini geognostiche realizzate nel 2004 per la costruzione di pozzi di monitoraggio della falda idrica. Queste ultime hanno evidenziato la presenza nel sottosuolo di un tufo calcareo riferibile alla formazione della Calcarenite di Gravina, di colore bianco-giallastro, a bassa resistenza meccanica alla scala del campione, a grana medio-fine, poroso, priva di stratificazione, poco o nulla fratturata. Al di sotto della calcarenite sono state rilevate rocce riferibili al Calcare di Bari, del Cretaceo inferiore, costituite da un'alternanza di rocce calcaree e dolomitiche, a grana fine, ben cementate e compatte. All'interno di tale successione sono state rilevate cavità carsiche decimetriche e livelli di terra rossa. Il passaggio da una formazione all'altra è evidenziato da uno strato di breccia ad elementi calcarei, in matrice tufacea, spessa alcuni metri.

Il grado di fessurazione delle rocce calcareo-dolomitiche appare elevato e a partire dalle profondità di 100-120 m dalla superficie, si incontra la falda idrica sotterranea, ad una quota di

Rel. F Relazione geologica ed idrogeologica



PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 39 di 51

circa 30 m s.l.m.. In corrispondenza della profondità di rinvenimento dei livelli idrici non si è manifestata alcuna risalita di acqua nelle perforazioni, a testimoniare che la falda risulta libera ed è localmente non confinata da strati impermeabili.

La falda è contenuta su più livelli all'interno della successione calcareo-dolomitica, permeabile per fessurazione e carsismo. La conducibilità nel complesso risulta molto elevata.

Le terebrazioni eseguite hanno consentito la ricostruzione dei caratteri peculiari presenti nell'area di indagine (Fig. 17). A partire dalla superficie originaria del piano campagna, la zona insatura del sottosuolo presenta uno spessore di 80-85 m di Calcarenite di Gravina, permeabile per porosità e da alcune decine di metri di roccia calcareo-dolomitica, permeabile per fessurazione e carsismo. Lo spessore minimo della zona insatura al di sotto del fondo della discarica è di 50 m.

Le oscillazioni verticali della superficie piezometrica della falda risultano modeste, inferiori a 2 m.

Il movimento della falda avviene in direzione SE, con variazioni del carico idraulico molto basse. Per la determinazione della conducibilità idraulica del tufo presente al fondo e alle pareti della cava spenta adiacente alla discarica da bonificare, è stata effettuata nel corso di campagne geognostiche precedenti, una prova di assorbimento a carico costante, in pozzetto a base quadrata, sul fondo della cava dismessa, che ha permesso la stima del coefficiente di permeabilità, pari a $K = 1.05 * 10^{-3}$ cm/s, valore compatibile con i dati di letteratura.

Data

Dicembre 2019

Pagina 40 di 51

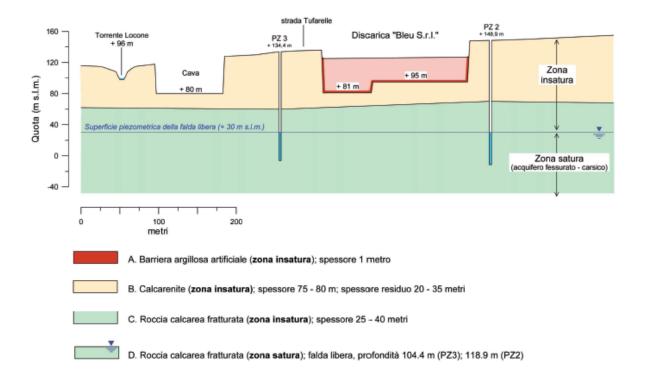


Figura 17: Caratteristiche del sottosuolo in corrispondenza della Discarica Bleu S.r.l.

Dall'analisi dei dati disponibili non risultano censite falde superficiali nell'area (vedi figura seguente).

Pagina 41 di 51

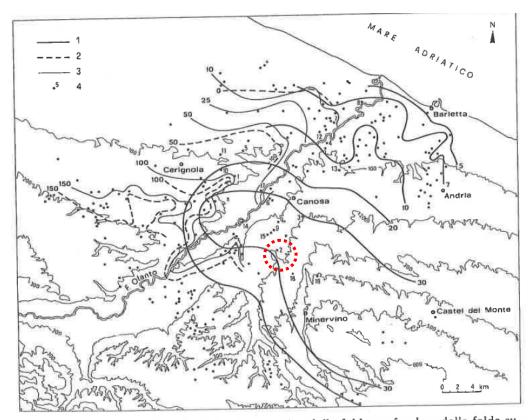


Fig. 3 - Andamento della superficie piezometrica della falda profonda e della falda superficiale. 1. Superficie piezometrica della falda profonda. 2. Superficie piezometrica della falda superficiale. 3. Isobate del tetto delle Argille Grigio-Azzurre. 4. Pozzi. Trend of the shallow and deep aquifer piezometric surfaces. 1. Deep aquifer contour lines. 2. Shallow aquifer contour lines. 3. Depth contour of the blues clays top. 4. Wells.

Figura 17b: andamento della falda superficiale e profonda. In rosso l'area della discarica COBEMA

Per quanto riguarda la falda profonda si riporta l'estratto dal PTA.

Pagina 42 di 51

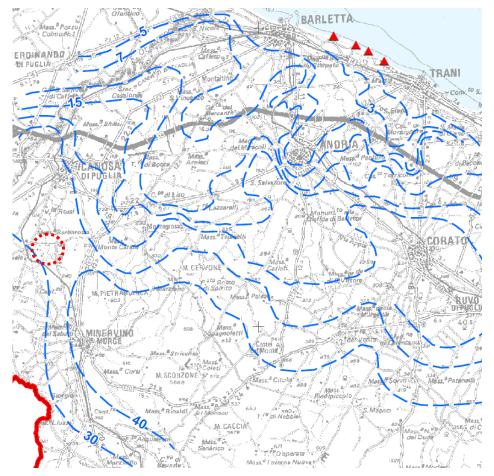


Figura 17c: andamento della falda profonda (estrapolata dal PTA Puglia). In rosso l'area della discarica COBEMA

Risulta che nel sito oggetto di intervento la falda si trova ad una quota di circa 30 m s.l.m., rispetto ad una quota del piano campagna, che a seguito dell'intervento di realizzazione del capping, sarà ad una quota di circa 150 m s.l.m..

Nel marzo 2007 è stato condotto nell'area di interesse un rilievo dal prof. Pagliarulo¹: la quota dei punti di riferimento è stata ricavata dalla carta topografica in scala 1:5000 (Carta Tecnica Regionale). L'accuratezza nella determinazione delle quote di riferimento è stata di 0,1 metri. Le determinazioni hanno confermato l'esistenza di una componente in direzione sud del vettore gradiente idraulico.

Pagliarulo P, Studio idrogeologico della contrada Tufarelle (Canosa di Puglia – Minervino Murge),
 Università degli Studi di Bari, 2010
 Edizione 1 Data Dicembre 2019

Nel maggio 2009 sono state eseguite le misure su un numero più elevato di pozzi distribuiti in modo più ampio sul territorio. Le linee di uguale carico idraulico (isopieze, m s.l.m.), mostrano che il carico idraulico della falda diminuisce con regolarità in direzione SE, con un gradiente medio pari a 0,7 per mille (0,7 m/km). Le misure indicano quindi l'esistenza, nel settore dell'acquifero considerato, di una direzione di movimento delle acque sotterranee verso SE. La direzione di flusso ottenuta è compatibile con la collocazione idrogeologica dell'area, che si situa sul versante "bradanico" delle Murge.



Figura 17c: andamento della falda (Pagliarulo, 2010). In rosso l'area della discarica COBEMA

Nei pressi della discarica COBEMA, quindi, la falda profonda si muove verso SE ad una quota di circa 34 m s.l.m..

Dicembre 2019

Rel. F Relazione geologica ed idrogeologica



PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 44 di 51

6 SISMICITA' DELL'AREA

L'area di studio si colloca in una zona in cui i dati di sismicità storica sono piuttosto poveri. Un solo evento significativo si è verificato nella zona della Puglia centrale che ha causato un numero imprecisato di vittime: il terremoto che colpì Barletta e Bisceglie l'11 maggio 1560 con effetti stimati dell'VIII grado MCS (Mercalli- Cancani – Sieberg).

Studi recenti ritengono che il potenziale sismogenetico dell'area Murgiana sia stato in realtà sottostimato. Si è infatti ipotizzato che strutture sismogenetiche minori, presenti all'interno dell'area murgiana, possono essere occasionalmente riattivate, a seguito di sforzi generati da eventi sismici verificatesi nelle regioni attique.

Per ricostruire la storia dell'attività sismica dell'area di indagine, si è proceduto alla consultazione del Catalogo Parametrico dei terremoti Italiani CPTI15 che copre l'intero territorio italiano considerando una finestra temporale 1000-2014. L'analisi dei dati ha confermato che l'area di interesse si caratterizza per una pericolosità sismica media dove possono verificarsi forti terremoti.

Data

Dicembre 2019

Rel. F Relazione geologica ed idrogeologica



PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

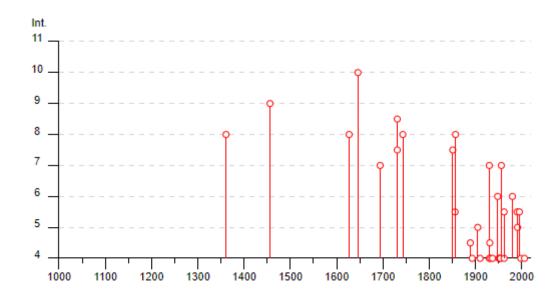
Pagina 45 di 51

Effett	.1						In occasione del terremoto del			
Int.	Anno M	ſе	Gi	Но	Mi	Se	Area epicentrale	NMDP	Io	Mw
8	1361 0	7	17	17	15		Subappennino dauno	2	9	6.03
9	1456 1	.2	05				Appennino centro-meridionale	199	11	7.19
8	1627 0	7	30	10	50		Capitanata	64	10	6.6
10	1646 0)5	31				Gargano	35	10	6.72
7	1694 0	9	08	11	40		Irpinia-Basilicata	251	10	6.7
8-9	1731 0	3	20	03			Tavoliere delle Puglie	49	9	6.3
7-8	1731 1	.0	17	11			Tavoliere delle Puglie	6	6-7	4.8
8	1743 0	2	20				Ionio settentrionale	84	9	6.6
7-8	1851 0	8 (14	13	20		Vulture	103	10	6.5
5-6	1856 0)5	12	01	45		Barese	5	5-б	4.4
8	1857 1	.2	16	21	15		Basilicata	340	11	7.1
4-5	1889 1	.2	08				Gargano	122	7	5.4
3	1892 0) 4	20				Gargano	15	6-7	5.0
3-4	1892 0	6	06				Isole Tremiti	68	6	4.8
4	1893 0	1	25				Vallo di Diano	134	7	5.1
NF	1899 0	8(16	0.0	05		Subappennino dauno	32	6	4.5
5	1905 0	9	08	01	43		Calabria centrale	895	10-11	6.9
2-3	1905 1	.1	26				Irpinia	122	7-8	5.1
4	1910 0	6	07	02	04		Irpinia-Basilicata	376	8	5.7
3	1925 0	7	28	03	33		Tavoliere delle Puglie	6	5	4.2
7	1930 0	7	23	00	08		Irpinia	547	10	6.6
4	1930 1	1	06	21	56		Alta Murgia	16	5	4.4
4-5	1931 1	.2	03	09	32		Tavoliere delle Puglie	12	6	4.5
4	1933 0	3	07	14	39		Irpinia	42	6	4.9
4	1937 0	7	17	17	11		Tavoliere delle Puglie	40	6	4.9
6	1948 0	8 (18	21	12	2	Gargano	58	7-8	5.5
4	1951 0	1	16	01	11		Gargano	73	7	5.2
4	1953 0	7	19	18	46		Gargano	5	4-5	4.5
4	1954 0	8 (06	19	21	1	Potentino	13	5-6	5.1
3	1956 0	1	09	0.0	44		Materano	45	6	4.7
7	1956 0	9	22	03	19	3	Gargano	57	6	4.6
4	1962 0	1	19	05	01	2	Gargano	31	5	4.4
5-6	1962 0						Irpinia	562	9	6.1

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 46 di 51

Effetti							In occasione del terremoto del			
Int.	Anno	Ме	Gi	Но	Mi	Se	Area epicentrale	NMDP	Io	Mw
3	1963	02	13	12	45		Potentino	31	7	5.19
3	1967	12	09	03	09	5	Adriatico centrale	22		4.36
2	1978	09	24	08	07	4	Materano	121	6	4.75
6	1980	11	23	18	34	5	Irpinia-Basilicata	1394	10	6.81
NF	1984	04	29	05	02	5	Umbria settentrionale	709	7	5.62
NF	1984	05	07	17	50		Monti della Meta	912	8	5.86
NF	1984	05	11	10	41	4	Monti della Meta	342	7	5.47
5-6	1990	05	05	07	21	2	Potentino	1375		5.77
5	1991	05	26	12	25	5	Potentino	597	7	5.08
5-6	1995	09	30	10	14	3	Gargano	145	6	5.15
2-3	1996	04	03	13	04	3	Irpinia	557	6	4.90
4	1998	04	07	21	36	5	Valle dell'Ofanto	45	5	4.31
3-4	2002	11	01	15	09	0	Molise	638	7	5.72
2	2004	09	03	00	04	1	Potentino	156	5	4.41
4	2006	05	29	02	20	0	Gargano	384		4.64
NF	2006	12	10	11	03	4	Adriatico centrale	54		4.48



Nella classificazione sismica del territorio nazionale, secondo quanto decretato dall'Ordinanza del Presidente del Consiglio dei Ministri n. 3274 del 20 marzo 2003, il Comune di Canosa di Puglia ricade in zona sismica 2, a cui corrisponde una accelerazione orizzontale con probabilità di superamento del 10% in 50 anni compresa tra 0.15 e 0.25, pari ad un'accelerazione orizzontale di ancoraggio dello spettro di risposta elastica (ag max) corrispondente a 0.25 g.

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 47 di 51

Zona	Intervallo di pertinenza della PGA (10% in 50 anni)	Ag max
1	$0.25 < a_g \le 0.35 g$	0,35 g
2	$0.15 < a_g \le 0.25 g$	0,25 g
3	$0.05 < a_g \le 0.15 g$	0,15 g
4	≤0,05 g	0,05 g

Le più recenti Norme Tecniche per le Costruzioni (D.M. 17/01/2018) e l'O.P.C.M. n. 3519 del 28 aprile 2006, superano il concetto di classificazione del territorio in zone, imponendo nuovi e precisi criteri di verifica dell'azione sismica nella progettazione delle nuove opere ed in quelle esistenti. L'approccio ritenuto ufficiale dalle NTC 2018 consiste nella valutazione della risposta sismica locale.

In assenza di questo tipo di analisi, la valutazione preliminare dell'azione sismica può essere realizzata attraverso la determinazione delle categorie di sottosuolo (definite nel cap. 3.2.2 delle NTC 2018) e di una pericolosità di base fondata su un reticolo di punti di riferimento, costruito per l'intero territorio nazionale (Fig. 18).

Ai punti del reticolo vengono associati, per nove differenti periodi di ritorno del terremoto atteso, i valori di ag (accelerazione orizzontale massima al suolo) e dei principali parametri spettrali riferiti all'accelerazione orizzontale, da utilizzare per il calcolo dell'azione sismica (valore massimo del fattore di amplificazione dello spettro in accelerazione orizzontale F₀ e periodo di inizio del tratto a velocità costante dello spettro in accelerazione orizzontale T_{C*}). La procedura necessaria per giungere alla definizione della risposta sismica locale, basata su parametri progettuali e geologico-tecnici, si compone di molteplici operazioni che prevedono la definizione dell'input sismico, l'analisi di risposta sismica locale e la rappresentazione dei risultati. Il tutto eseguito mediante il supporto di software specifici.

Per la stima dell'input sismico è necessario definire l'accelerazione di base del sito di progetto (ag) per la valutazione del quale si determinano pochi parametri inerenti il progetto da realizzare e la sua localizzazione spaziale. Sono infatti richieste:

- le coordinate del sito;
- il periodo di riferimento V_R ottenuto dalla relazione $V_R = V_N \cdot C_U$ dove V_N è la vita nominale dell'opera e C_U rappresenta il coefficiente d'uso, definito in base alla classe d'uso (D.M. 17/01/2018),
- stato limite o stati limite del progetto. Esistono quattro stati limite: due di esercizio (stato limite di Operatività SLO e stato limite di Danno SLD) e due stati limite ultimi (stato limite di salvaguardia della Vita SLV e stato limite di prevenzione del



Collasso SLC). Per ognuno si definisce una probabilità di superamento (PVR), che rappresenta la probabilità di accadimento, nel periodo di riferimento (V_R), di almeno un sisma con periodo di ritorno T_R.

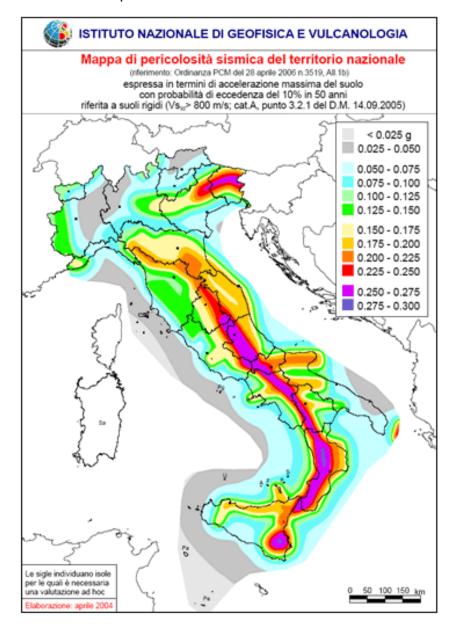


Figura 18: Mappa della pericolosità sismica dell'Italia espressa in termini di accelerazione massima del suolo con probabilità di eccedenza del 10% in 50 anni riferita a suoli rigidi (http://zonesismiche.mi.ingv.it)

Oltre al valore di ag, è necessario conoscere, per il sito in esame, i dati di disaggregazione (variabilità in termini di magnitudo e distanza). La disaggregazione della pericolosità sismica è

Pagina 49 di 51

un'operazione che permette di valutare i contributi di diverse sorgenti sismiche alla pericolosità di un sito.

I dati di disaggregazione vengono forniti dall'Istituto Nazionale di Geofisica e Vulcanologia e pubblicati sul sito http://esse1-gis.mi.ingv.it.

L'area di Canosa di Puglia è caratterizzata da un'accelerazione compresa tra 0.150 - 0.200 g, come indicato nella mappa di pericolosità sismica con probabilità di eccedenza del 10% in 50 anni, riferita a suoli rigidi (categoria A, Vs,eq > 800 m/s) (Fig. 19).

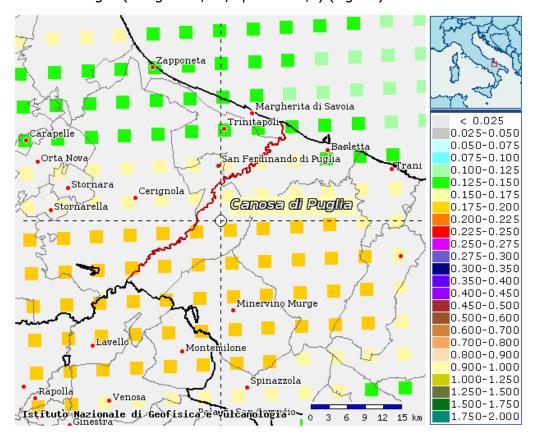


Figura 19: Mappa interattiva della pericolosità sismica di Canosa di Puglia (http://esse1gis.mi.ingv.it)

Tale mappa di pericolosità sismica è riferita ad un periodo di ritorno T_R =475, corrispondente ad una vita nominale dell'opera V_N = 50 anni e ad un coefficiente d'uso C_U = 1 (struttura ordinaria), parametri legati tra loro dalla seguente formula T_R = - V_R / log (1-PVR) (Tab.1).

Pagina 50 di 51

Tabella 1: Valori dei parametri per la definizione del periodo di ritorno

P _{Vs} (Stato Limite)	Cu	V _N [anni]
81% Operatività (SLO)	0.7 (I. Strutture secondarie)	≤ 10 (Opere provvisorie)
63% Danno (SLD)	1.0 (II. Strutture ordinarie)	≥ 50 (Opere ordinarie)
10% Salvaguardia della vita (SLV)	1.5 (III. Strutture importanti)	≥ 100 (Grandi opere)
5% Prevenzione del Collasso (SLC)	2.0 (IV. Strutture strategiche)	

Come già accennato, ai fini della definizione dell'azione sismica di progetto, è necessaria la valutazione dell'effetto della risposta sismica locale mediante specifiche analisi (cap. 7.11.3 NTC 2018). In alternativa, si può fare riferimento a un approccio semplificato, basato sull'individuazione di categorie di sottosuolo di riferimento (cap. 3.2.2 NTC 2018) (Tab. 2). La classificazione viene effettuata in base ai valori della velocità equivalente di propagazione delle onde di taglio V_{s,eq}, definita dall'espressione:

$$Vs, eq = \frac{H}{\sum_{i=1,N} \frac{h_i}{V_{s,i}}}$$

dove h_i indica lo spessore in metri dell'i-esimo strato, $V_{s,i}$ corrisponde alla velocità delle onde S nell'i-esimo strato infine H che corrisponde alla profondità del substrato, definito come quella formazione costituita da roccia o terreno molto rigido, caratterizzata da VS non inferiore a 800 m/s .

Tabella 2: Categorie di sottosuolo (cap. 3.2.2 NTC 2018)

Categoria	Caratteristiche della superficie topografica
A	Ammassi rocciosi affioranti o terreni molto rigidi caratterizzati da valori di velocità delle onde di taglio superiori a 800 m/s, eventualmente comprendenti in superficie terreni di caratteristiche meccaniche più scadenti con spessore massimo pari a 3 m.
В	Rocce tenere e depositi di terreni a grana grossa molto addensati o terreni a grana fina molto consistenti, caratterizzati da un miglioramento delle proprietà meccaniche con la profondità e da valori di velocità equivalente compresi tra 360 m/s e 800 m/s.
С	Depositi di terreni a grana grossa mediamente addensati o terreni a grana fina mediamente consistenti con profondità del substrato superiori a 30 m, caratterizzati da un miglioramento delle proprietà meccaniche con la profondità e da valori di velocità equivalente compresi tra 180 m/s e 360 m/s.
D	Depositi di terreni a grana grossa scarsamente addensati o di terreni a grana fina scarsamente consistenti, con profondità del substrato superiori a 30 m, caratterizzati da un miglioramento delle proprietà meccaniche con la profondità e da valori di velocità equivalente compresi tra 100 e 180 m/s.
Е	Terreni con caratteristiche e valori di velocità equivalente riconducibili a quelle definite per le categorie C o D, con profondità del substrato non superiore a 30 m.

PROCEDURA INFRAZIONE COMUNITARIA 2011/2015 PIANO DI ADEGUAMENTO D.LGS. 36/2003 DISCARICA CO.BE.MA. - CANOSA DI PUGLIA (BT) PROGETTO DEFINITIVO

Pagina 51 di 51

7 CARATTERIZZAZIONE GEOTECNICA DEI LITOTIPI PRESENTI

In ottemperanza alle normative vigenti, con riferimento alle prescrizioni del D.M. 17.01.2018 "Approvazione delle nuove Norme tecniche per le costruzioni" - Circolare del Ministero delle Infrastrutture e Trasporti nº 617 del 02.02.2009, si è proceduto alla ricostruzione del modello geologico del sito d'interesse.

I caratteri geotecnici peculiari delle Calcareniti di Gravina affioranti nell'area di interesse sono note da dati bibliografici e professionali. Di seguito si riportano le caratteristiche fisiche e meccaniche di tali litotipi.

Caratteristiche fisiche

- Peso specifico dei granuli G: 2.68 g/cm³ 2.73 g/cm³
- Peso di volume al naturale: 1.31 g/cm³ 1.82 g/cm³
- Peso di volume secco: 1.26 g/cm³ 1.50 g/cm³
- Contenuto naturale d'acqua: 3.32% 24.5%
- Porosità totale (n%): 44.4 53.7
- Coefficiente di imbibizione riferito al peso: 19.80 % 21.76 %
- Conducibilità idraulica: 10⁻⁴ 10⁻¹¹ m/s

Caratteristiche meccaniche

- Resistenza a compressione uniassiale: 10 Kg/cm² 25 Kg/cm²;
- Modulo di elasticità: 300 Kg/cm² 500 Kg/cm²
- Coefficiente di sottofondo: 5 Kg/cm³ 10 Kg/cm³
- Angolo di attrito: 28°- 35°
- Coesione non drenata: 1 Kg/cm²

Allegato 1

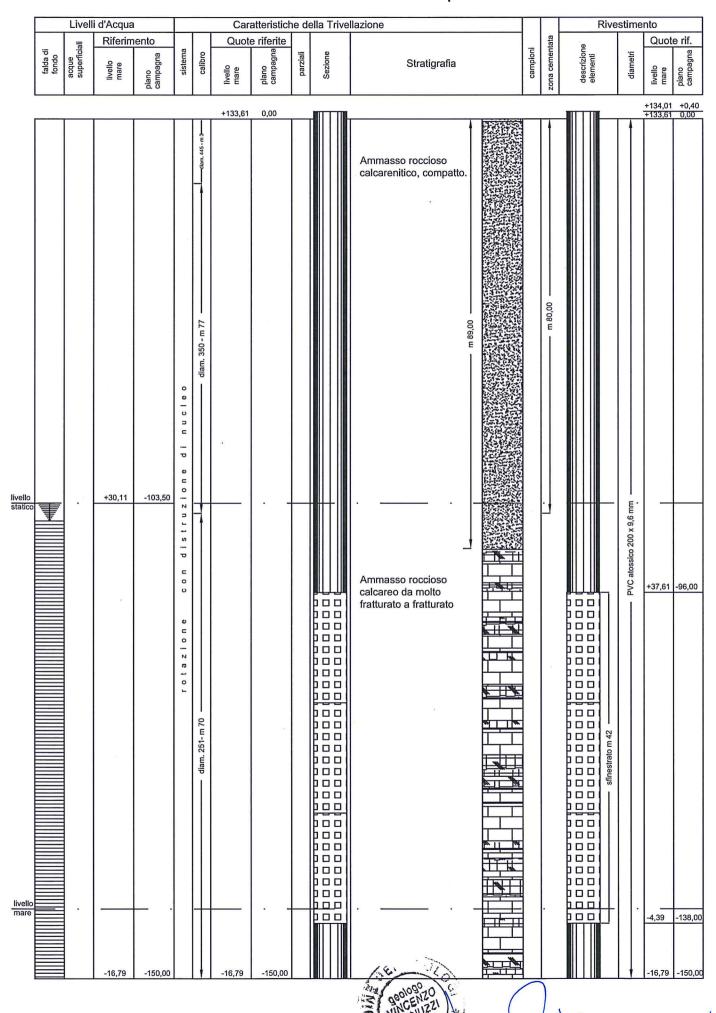


ISPRA
Dipartimento per il Servizio Geologico d'Italia
Servizio GEO-APP
Via Vitaliano Brancati, 48
00144 ROMA

Oggetto: Legge 4 agosto 1984 n. 464. Comunicazione fine indagine

In riferimento alla precedente comunicazione con data documento11/10/18 spedita con
PEC/Racc. n bleu@pec.it del11/10/18 _ Vi comunico la fine dell'indagine.
Titolare (Committente) Bleu Srl C.F. 02233320692
Indirizzo via L. De Crecchio n. 61 Comune Lanciano
Prov. (CH) Telefono 0872/72251 E-mail bleuminervino@gmail.com
Impresa di perforazione Trivellazioni Del Vecchio Michele di Del Vecchio Michele C.F.DLVMHL70P24A662V
Indirizzo via Macchioni n. 104 Comune M. San Biagio
Prov. (LT) Telefono 3483574061 E-mail m.delvecchio70@tiscali.it
DATI TECNICI DELLA PERFORAZIONE
Comune Minervino Murge Prov. (BT) Località Tufarelle
Ubicazione catastale (N.C.T.) Scala 1: 4000 Foglio n. 14 Particella n. 500
Coordinate (sistema di riferimento)UTM-WGS84 Longitudine/X 583364,44
Uso/Scopo Monitoraggio Latitudine/Y 4555244,75
Data inizio perforazione <u>25/10/18</u> Data fine perforazione <u>31/10/18</u> Quota s.l.m. <u>133,61</u> (m)
Perforazione diametro: Ø ₁ 350 (mm) da3 (m) a80 (m) dal p.c.
Ø ₂ <u>251</u> (mm) da <u>80</u> (m) a <u>150</u> (m) dal p.c.
Profondità max 150 (m) dal p.c. Portata max 12 (l/s) Portata esercizio (l/s)
Misura piezometrica in data05/03/19 Livello statico103,50 (m) dal p.c.
Livello dinamico ₁ 103,50 (m) dal p.c. Abbassamento 0.00 (m) Con portata 12 (l/s)
Livello dinamico ₂ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata (l/s)
Livello dinamico ₃ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata (l/s)
Colonna di rivestimento: Diametro200 (mm) Lunghezza150 (m) dal p.c.
Colonna emungimento: Diametro90 (mm) Lunghezza126 (m) dal p.c.
Filtro diametro: \emptyset_1 200 (mm) da 96 (m) a 138 (m) dal p.c.
Ø ₂ (mm) da (m) a (m) dal p.c.
Pompa tipo F.B. Srl Potenza 30 (CV) Prevalenza 58-141 (m)
Falde rinvenute: I (da m 103,50 a 150 m) dal p.c. II (da m a m) dal p.c.
III(da ma m) dal p.c. IV(da ma m) dal p.c.
Allegati: Colonna stratigrafica con descrizione litologica (in caso di necessità utilizzare il Mod. 4 bis); Ubicazione puntuale della perforazione su carta di dettaglio (es. mappa catastale o foto aerea).
Note (eventuali): FINE INDAGINE PERFORAZIONE pz9
FILE Conico (timbro e firma)
Data 30/03/2019

PERFORAZIONE pz9



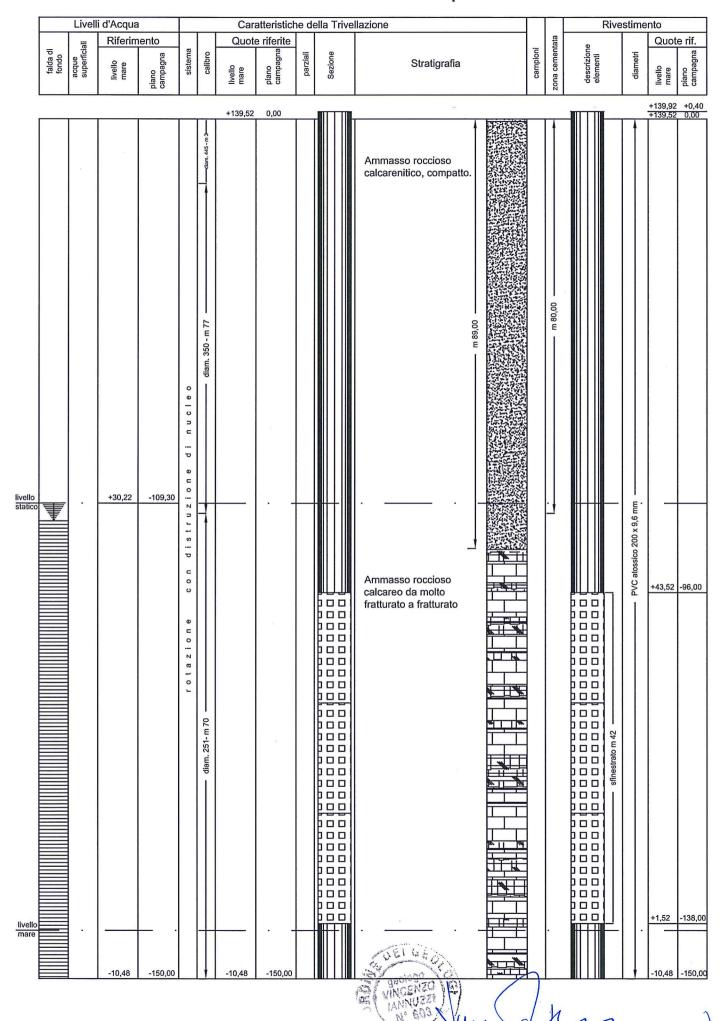
ISPRA
Dipartimento per il Servizio Geologico d'Italia
Servizio GEO-APP
Via Vitaliano Brancati, 48
00144 ROMA

Oggetto: Legge 4 agosto 1984 n. 464. Comunicazione fine indagine

In riferimento alla precedente comunicazione con data documento 11/10/18 spedita									
PEC/Racc. n del11/10/18 Vi comunico la fine dell'inda	gine.								
Titolare (Committente) Bleu Srl C.F. 02233320692									
Indirizzo via L. De Crecchio n. 61 Comune Lanciano									
Prov. (<u>CH</u>) Telefono <u>0872/72251</u> E-mail <u>bleuminervino@gmail.com</u>									
Impresa di perforazione Trivellazioni Del Vecchio Michele di Del Vecchio Michele C.F. DLVMHL70P24A66									
Indirizzo via Macchioni n. 104 Comune M. San Biagio									
Prov. (LT) Telefono 3483574061 E-mail m.delvecchio70@tiscali.it									
DATI TECNICI DELLA PERFORAZIONE									
Comune Minervino Murge Prov. (BT) Località Tufarelle									
Ubicazione catastale (N.C.T.) Scala 1: 4000 Foglio n. 14 Particella n. 293	2								
Coordinate (sistema di riferimento)UTM-WGS84 Longitudine/X 583367,90									
Uso/Scopo Monitoraggio Latitudine/Y 4555348,51									
Data inizio perforazione 12/11/18 Data fine perforazione 16/11/18 Quota s.l.m. 139,52									
Perforazione diametro: Ø ₁ 350(mm) da3(m) a80(m) dal p.c	; .								
\emptyset_2 251 (mm) da 80 (m) a 150 (m) dal p.o									
Profondità max150 (m) dal p.c. Portata max11 (l/s) Portata esercizio	(1/s)								
Misura piezometrica in data 06/03/19 Livello statico 109,30 (m) dal	p.c.								
Livello dinamico ₁ 109,30 (m) dal p.c. Abbassamento 0.00 (m) Con portata 11	(1/s)								
Livello dinamico ₂ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata	(1/s)								
Livello dinamico ₃ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata	(1/s)								
Colonna di rivestimento: Diametro 200 (mm) Lunghezza 150 (m) dal	p.c.								
Colonna emungimento: Diametro90 (mm) Lunghezza126 (m) dal	p.c.								
Filtro diametro: Ø ₁ (mm) da 96 (m) a 138 (m) dal p.c	;.								
Ø ₂ (mm) da (m) a (m) dal p.c) .								
Pompa tipo F.B. Srl Potenza 30 (CV) Prevalenza 58-141									
Falde rinvenute: I (da m 109,30 a 150 m) dal p.c. II (da m a m) dal	p.c.								
III(da mam) dal p.c. IV(da mam) dal	p.c.								
Allegati: Colonna stratigrafica con descrizione litologica (in caso di necessità utilizzare il Mod. 4 Ubicazione puntuale della perforazione su carta di dettaglio (es. mappa catastale o foto ac									
Note (eventuali): FINE INDAGINE PERFORAZIONE pz7									
Al Tecnico (timbro e firma)									

Data 30/03/2019

PERFORAZIONE pz7



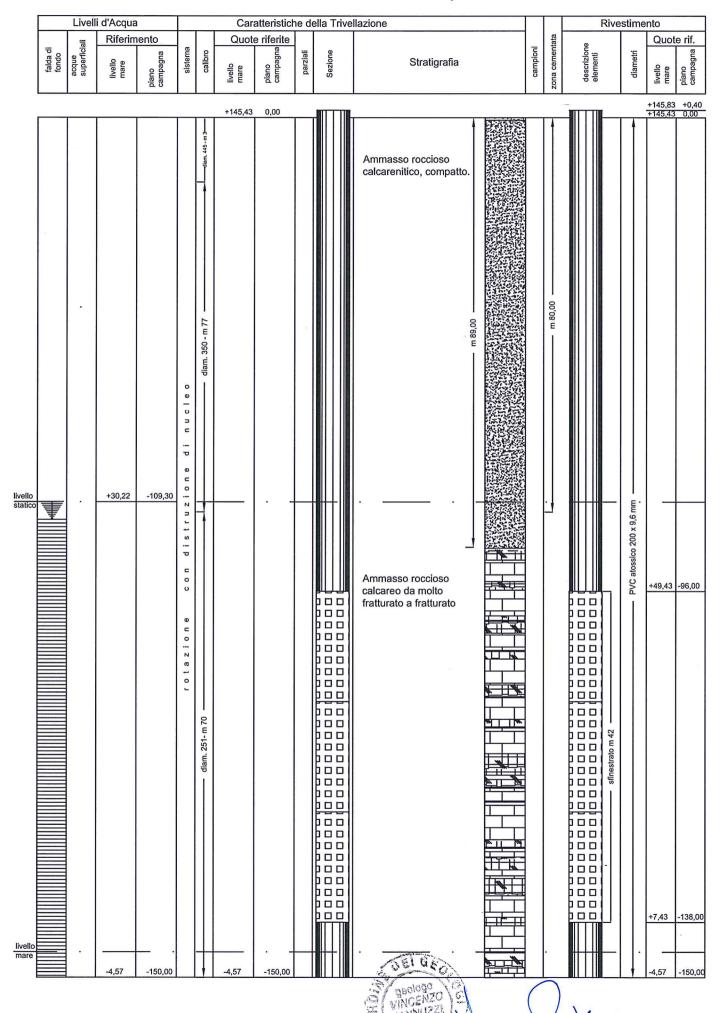
ISPRA
Dipartimento per il Servizio Geologico d'Italia
Servizio GEO-APP
Via Vitaliano Brancati, 48
00144 ROMA

Oggetto: Legge 4 agosto 1984 n. 464. Comunicazione fine indagine

In riferimento alla precedente comunicazione con data documento11/10/18 spedita con								
PEC/Racc. n del11/10/18 Vi comunico la fine dell'indagine.								
Titolare (Committente) Bleu Srl C.F. 02233320692								
Indirizzo via L. De Crecchio n. 61 Comune Lanciano								
Prov. (CH) Telefono 0872/72251 E-mail bleuminervino@gmail.com								
Impresa di perforazione Trivellazioni Del Vecchio Michele di Del Vecchio Michele C.F.DLVMHL70P24A662V								
Indirizzo via Macchioni n. 104 Comune M. San Biagio								
Prov. (LT) Telefono 3483574061 E-mail m.delvecchio70@tiscali.it								
DATI TECNICI DELLA PERFORAZIONE								
Comune Minervino Murge Prov. (BT) Località Tufarelle								
Ubicazione catastale (N.C.T.) Scala 1: 4000 Foglio n. 14 Particella n. 295								
Coordinate (sistema di riferimento)UTM-WGS84 Longitudine/X 583365,28								
Uso/Scopo Monitoraggio Latitudine/Y 4555480,33								
Data inizio perforazione 20/11/18 Data fine perforazione 25/11/18 Quota s.l.m. 145,43 (m)								
Perforazione diametro: \emptyset_1 350 (mm) da 3 (m) a 80 (m) dal p.c.								
\emptyset_2 251 (mm) da 80 (m) a 150 (m) dal p.c.								
Profondità max150 (m) dal p.c. Portata max10 (l/s) Portata esercizio (l/s)								
Misura piezometrica in data 07/03/19 Livello statico 115,10 (m) dal p.c.								
Livello dinamico ₁ 115,10 (m) dal p.c. Abbassamento 0.00 (m) Con portata 10 (l/s)								
Livello dinamico ₂ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata (l/s)								
Livello dinamico ₃ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata (l/s)								
Colonna di rivestimento: Diametro (mm) Lunghezza 150 (m) dal p.c.								
Colonna emungimento: Diametro90 (mm) Lunghezza126 (m) dal p.c.								
Filtro diametro: Ø ₁ 200 (mm) da96 (m) a138 (m) dal p.c.								
Ø ₂ (mm) da (m) a (m) dal p.c.								
Pompa tipo F.B. Srl Potenza 30 (CV) Prevalenza 58-141 (m)								
Falde rinvenute: I (da m <u>115,10</u> a <u>150</u> m) dal p.c. II (da m <u> </u>								
III(da mam) dal p.c. IV(da mam) dal p.c.								
Allegati: Colonna stratigrafica con descrizione litologica (in caso di necessità utilizzare il Mod. 4 bis); Ubicazione puntuale della perforazione su carta di dettaglio (es. mappa catastale o foto aerea).								
Note (eventuali): FINE INDAGINE PERFORAZIONE pz6								
FINE INDAGINE PERFORAZIONE PZO								
Tecnico (timbro e firma)								

Data 30/03/2019

PERFORAZIONE pz6



ISPRA
Dipartimento per il Servizio Geologico d'Italia
Servizio GEO-APP
Via Vitaliano Brancati, 48
00144 ROMA

Oggetto: Legge 4 agosto 1984 n. 464. Comunicazione fine indagine

In riferimento alla precedente comunicazione con data documento11/10/18 spedita con
PEC/Racc. n bleu@pec.it del11/10/18 Vi comunico la fine dell'indagine.
Titolare (Committente) Bleu Srl C.F. 02233320692
Indirizzo via L. De Crecchio n. 61 Comune Lanciano
Prov. (CH) Telefono 0872/72251 E-mail bleuminervino@gmail.com
Impresa di perforazione Trivellazioni Del Vecchio Michele di Del Vecchio Michele C.F.DLVMHL70P24A662V
Indirizzo via Macchioni n. 104 Comune M. San Biagio
Prov. (LT) Telefono 3483574061 E-mail m.delvecchio70@tiscali.it
DATI TECNICI DELLA PERFORAZIONE
Comune Minervino Murge Prov. (_BT_) Località Tufarelle
Ubicazione catastale (N.C.T.) Scala 1: 4000 Foglio n. 14 Particella n. 292
Coordinate (sistema di riferimento)UTM-WGS84 Longitudine/X 583431,81
Uso/Scopo Monitoraggio Latitudine/Y 4555297,12
Data inizio perforazione 29/11/18 Data fine perforazione 207/12/18 Quota s.l.m. 136,52 (m)
Perforazione diametro: \emptyset_1 375 (mm) da 3 (m) a 80 (m) dal p.c.
\emptyset_2 312 (mm) da 80 (m) a 150 (m) dal p.c.
Profondità max 150 (m) dal p.c. Portata max 18 (l/s) Portata esercizio (l/s)
Misura piezometrica in data13/03/2019 Livello statico106,40 (m) dal p.c.
Livello dinamico ₁ 106,40 (m) dal p.c. Abbassamento 0.00 (m) Con portata 18 (l/s)
Livello dinamico ₂ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata (l/s)
Livello dinamico ₃ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata (l/s)
Colonna di rivestimento: Diametro <u>225</u> (mm) Lunghezza <u>150</u> (m) dal p.c.
Colonna emungimento: Diametro90 (mm) Lunghezza126 (m) dal p.c.
Filtro diametro: \emptyset_1 225 (mm) da 96 (m) a 138 (m) dal p.c.
Ø ₂ (mm) da (m) a (m) dal p.c.
Pompa tipo F.B. Srl Potenza 50 (CV) Prevalenza 90-207 (m)
Falde rinvenute: I (da m 106,40 a 150 m) dal p.c. II (da m a m) dal p.c.
III(da ma m) dal p.c. IV(da ma m) dal p.c.
Allegati: Colonna stratigrafica con descrizione litologica (in caso di necessità utilizzare il Mod. 4 bis); Ubicazione puntuale della perforazione su carta di dettaglio (es. mappa catastale o foto aerea).
Note (eventuali): FINE INDAGINE PERFORAZIONE pz8
FINE INDAGINE FERFORAZIONE PZO
wd mm

Il Tecnico (timbro e firma)

Data 30/03/2019

PERFORAZIONE pz8

		Livelli	i d'Acqua	1			Car	atteristic	ne d	ella Trive	llazione			Rive	estime	ento	
	falda di fondo	acque superficiali	Riferim mare	piano campagna campagna	sistema	calibro	Quoto mare	e riferite cambagna cambagna	parziali	Sezione	Stratigrafia	campioni	zona cementata	descrizione elementi	diametri	livello mare	e campagna di
				piar			≧Ë	ag as		,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,,	*	L	zong	9 5			
						П	+136,52	0,00			A DEPOSITS	ų			1 A	+136,92 +136,52	+0,40 0,00
livello statico			+30,12	-106,40	rotazione con distruzione di nucleo	diam. 312- m 77 — diam. 375 - m 77 — diam. 445-m 3—	*130,32				Ammasso roccioso calcareo da molto fratturato a fratturato		00'08 m		PVC atossico 225 x 10,8 mm ——————————————————————————————————	+40,52	
			-13,48	-150,00		•	-13,48	-150,00			neologo WINGENZN					-13,48	-150,00

ISPRA
Dipartimento per il Servizio Geologico d'Italia
Servizio GEO-APP
Via Vitaliano Brancati, 48
00144 ROMA

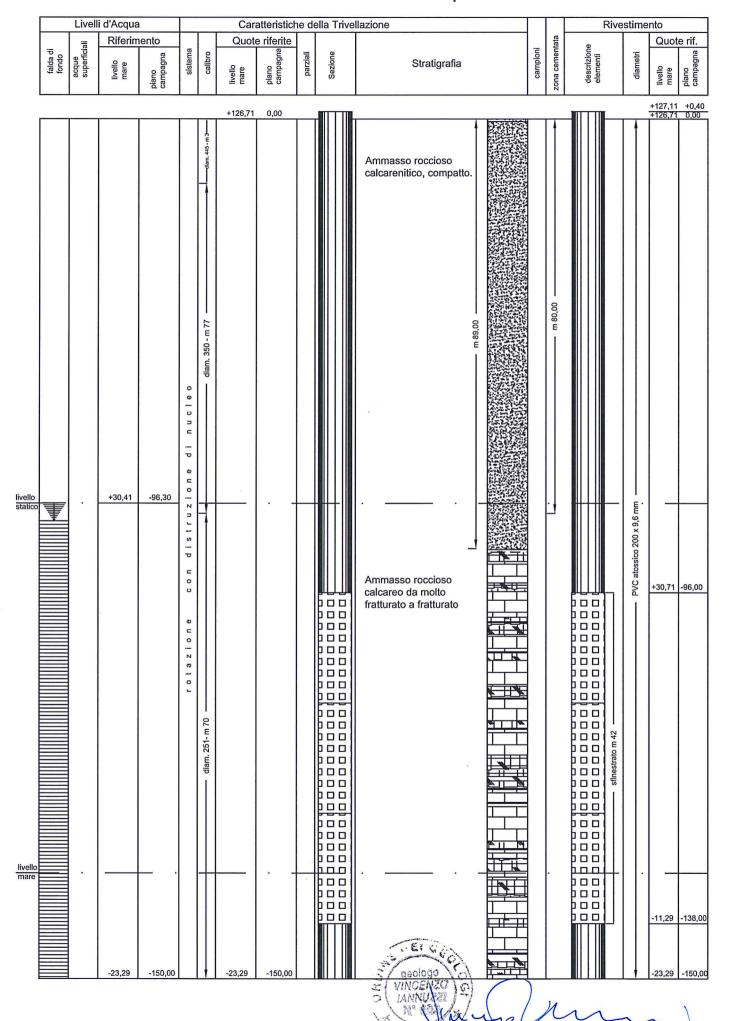
Oggetto: Legge 4 agosto 1984 n. 464. Comunicazione fine indagine

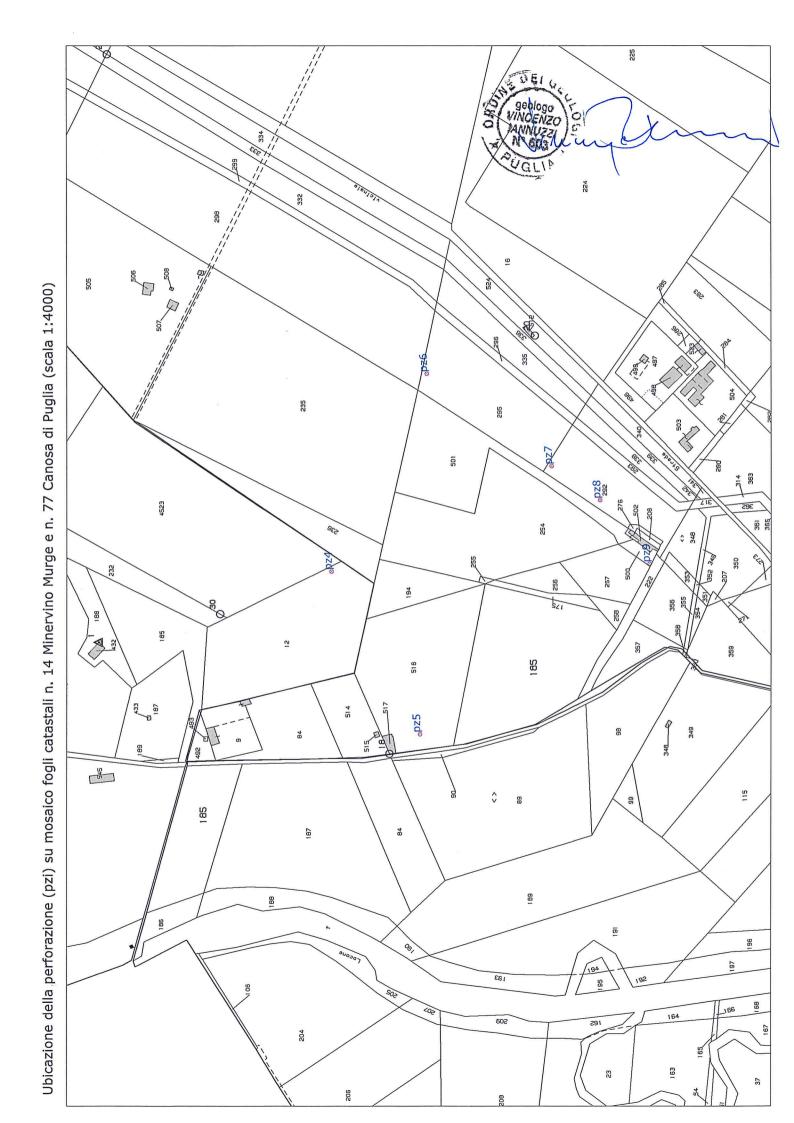
In riferimento alla precedente comunicazione con data documento11/10/18 spedita con									
PEC/Racc. nbleu@pec.itdel11/10/18 Vi comunico la fine dell'indagine.									
Titolare (Committente) Bleu Srl C.F. 02233320692									
Indirizzo via L. De Crecchio n. 61 Comune Lanciano									
Prov. (CH) Telefono 0872/72251 E-mail bleuminervino@gmail.com									
Impresa di perforazione Trivellazioni Del Vecchio Michele di Del Vecchio Michele C.F. DLVMHL70P24A662V									
Indirizzo via Macchioni n. 104 Comune M. San Biagio									
Prov. (LT) Telefono 3483574061 E-mail m.delvecchio70@tiscali.it									
DATI TECNICI DELLA PERFORAZIONE									
Comune Minervino Murge Prov. (BT) Località Tufarelle									
Ubicazione catastale (N.C.T.) Scala 1: 4000 Foglio n. 14 Particella n. 516									
Coordinate (sistema di riferimento)UTM-WGS84 Longitudine/X 583184,57									
Uso/Scopo Monitoraggio Latitudine/Y 45555487,41									
Data inizio perforazione 16/03/19 Data fine perforazione 20/03/19 Quota s.l.m. 126,71 (m)									
Perforazione diametro: \emptyset_1 350 (mm) da 3 (m) a 80 (m) dal p.c.									
Ø ₂ 251 (mm) da80 (m) a150 (m) dal p.c.									
Profondità max150 (m) dal p.c. Portata max17 (l/s) Portata esercizio (l/s)									
Misura piezometrica in data 21/03/2019 Livello statico 96,30 (m) dal p.c.									
Livello dinamico ₁ 96,30 (m) dal p.c. Abbassamento 0.00 (m) Con portata 17 (l/s)									
Livello dinamico ₂ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata (l/s)									
Livello dinamico ₃ (m) dal p.c. Abbassamento (m) Con portata (l/s)									
Colonna di rivestimento: Diametro (mm) Lunghezza 150 (m) dal p.c.									
Colonna emungimento: Diametro90 (mm) Lunghezza126 (m) dal p.c.									
Filtro diametro: Ø ₁ 200 (mm) da96 (m) a138 (m) dal p.c.									
Ø ₂ (mm) da (m) a (m) dal p.c.									
Pompa tipo F.B. Srl Potenza 50 (CV) Prevalenza 90-207 (m)									
Falde rinvenute: I (da m 96,30 a 150 m) dal p.c. II (da m a m) dal p.c.									
III(da mam) dal p.c. IV(da mam) dal p.c.									
Allegati: Colonna stratigrafica con descrizione litologica (in caso di necessità utilizzare il Mod. 4 bis); Ubicazione puntuale della perforazione su carta di dettaglio (es. mappa catastale o foto aerea).									
Note (eventuali): FINE INDAGINE PERFORAZIONE pz5									
THE INDICATE FER OFFICIAL PED									

A Tecnico (timbro e firma)

Data 30/03/2019

PERFORAZIONE pz5





Allegato 2



COMUNE DI CANOSA DI PUGLIA

PROVINCIA DI BARLETTA-ANDRIA-TRANI

OGGETTO

PIANO DI APPROFONDIMENTO GEOGNOSTICO AD ORIENTAMENTO GEOTECNICO PER LA VALUTAZIONE DELLA STABILITÀ DELLE PARETI DI CONTENIMENTO DELL'ATTUALE STRUTTURA DI CONTERMINAZIONE DISCARICA CO.BE.MA.

ELABORATO

RELAZIONE SULLE INDAGINI GEOGNOSTICHE INDIRETTE E ANALISI DI STABILITÀ FRONTE CAVA



COMMITTENTE

Tecnologia e Ambiente Spin Off del Politecnico di Bari

S.P 237 per Noci, 8 70017 Putignano (BA)

INDAGINI E RILIEVI

APOGEO s.r.l.

Via Caduti di Nassiriya, 170 - 70022 Altamura (BA)

Cod. Fisc. e P. IVA 01037210778 REA: 472212 - Cap. Soc. € 94.628.00 i.v.

Tel. e Fax: 080/3143324 Email: apogeo.altamura@libero.it PEC: apogeo.altamura@pec.it - w w w . a p o g e o . b i z

Il Direttore Tecnico

Geol. Pietro PEPE





OS20A Class. I OS20B Class. IIIBis

4	ALLEGATO	SCALA

ALL_01 – PLANIMETRIA CON UBICAZIONE INDAGINI

ALL_2A – INDAGINI SISMICHE IN ONDE P

ALL_2B - INDAGINI SISMICHE IN ONDE S (INDAGINE RE.MI.)

ALL 03 – DOCUMENTAZIONE FOTOGRAFICA

DATA OTTOBRE 2019 RIF. COMM. 137/2019





SOMMARIO

1	PRE∧	PREMESSA			
2		PEZIONI SISMICHE			
_		Prospezioni sismiche a rifrazione di superficie in onde P			
	2.1.1	Descrizione del metodo e della strumentazione			
	2.1.1	Acquisizione dei dati			
	2.1.2	Elaborazione dei dati			
	2.1.3	Rappresentazione dei dati			
	2.1.4	Interpretazione dei risultati			
	2.1.5	interpretazione dei risultati	/		
	2.2 I	Prospezione sismica per la stima del Vs,eq	9		
	2.2.1	4.1.1 Masw (Multichannel Analysis of Surface Waves) – RE.MI. (Refraction Microtremors) - Descrizione del			
	metod	lo e della strumentazione	9		
	2.2.2	MASW e RE.MI Acquisizione dei dati	10		
	2.2.3	MASW e RE.MI Rappresentazione dei risultati			
	2.2.4	MASW e RE.MI. – Interpretazione dei risultati			
3	STIM	A DEI MODULI DINAMICI	13		
4	CARA	ATTERIZZAZIONE GEOTECNICA	16		
	4.1 I	Prove geotecniche di laboratorio	16		
	4.2	Classificazione geomeccanica GSI dell'ammasso roccioso	16		

ALLEGATI

ALLEGATO 1: PLANIMETRIA CON L'UBICAZIONE DELLE INDAGINI SISMICHE ALLEGATO 2A: ELABORAZIONE DELLE PROSPEZIONI SISMICHE IN ONDE P

ALLEGATO 2B: ELABORAZIONE DELLE PROSPEZIONI SISMICHE PER LA STIMA DEL Vs,eq

ALLEGATO 3: REPORT FOTOGRAFICO DELLE INDAGINI

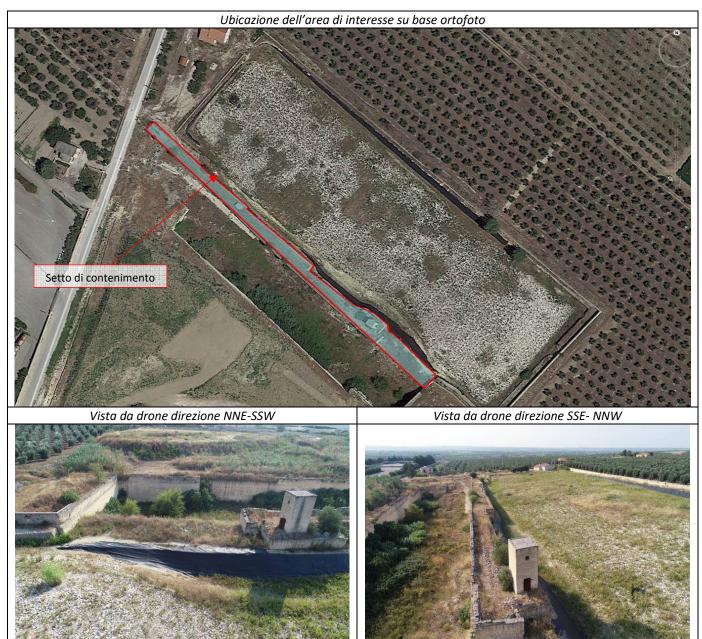






1 PREMESSA

Nell'ambito della procedura di Infrazione Comunitaria 2011/2015 Piano di adeguamento D.LGS. 36/2003 discarica CO.BE.MA. progetto di fattibilità tecnico-economica, è stato commissionato un piano di approfondimento geognostico ad orientamento geotecnico per la valutazione della stabilità delle pareti di contenimento dell'attuale struttura di conterminazione discarica CO.BE.MA., in agro di Canosa di Puglia (BAT).



In seguito ai sopralluoghi effettuati presso il sito di interesse, è stata eseguita una campagna di indagini geognostiche indirette consistente in:

- rilievo topografico dell'area mediante GPS
- rilievo di dettaglio mediante DRONE







- n. 3 prospezioni sismiche a rifrazione in onde P, BS01, BS02, BS03, di lunghezze rispettivamente pari a 25 m, 75 m e 75m;
- n. 3 prospezioni di sismica passiva, eseguite con tecnica RE.MI. e MASW (RE.MI.01 e MASW01), ubicate rispettivamente in corrispondenza delle basi sismiche BS01 e BS02, al fine di stimare il valore delle Vs,eq.

Le indagini sono state finalizzate ad accertare le condizioni del sottosuolo in esame, in particolare alla verifica:

- √ della locale sismo stratigrafia del sottosuolo;
- √ dello spessore e caratteristiche geomeccaniche dei sismostrati, anche in corrispondenza della discarica;
- ✓ del valore del Vs,eq per l'attribuzione della categoria del sottosuolo secondo quanto è richiesto dalle Norme Tecniche per le Costruzioni 2018 (D.M. 17/01/2018).

Da tali indagini è stato possibile ricostruire il modello geotecnico semplificato dell'attuale conformazione della discarica e delle pareti di contenimento tra le due cave, per le quali sono state eseguite le verifiche di stabilità in condizione di progetto, cioè nella configurazione ultima della discarica a completo riempimento.







2 PROSPEZIONI SISMICHE

2.1 Prospezioni sismiche a rifrazione di superficie in onde P

2.1.1 Descrizione del metodo e della strumentazione

L'indagine geosismica del tipo a rifrazione di superficie, come tutti i metodi d'indagine indiretta del sottosuolo, permette di investigare un certo volume di sottosuolo variabile a seconda sia della lunghezza dei profili eseguiti ma anche della natura litologica del sito.

Il metodo consiste nell'inviare nel terreno un impulso sismico, tramite un'opportuna sorgente a impatto o esplosiva e nel rilevare il primo arrivo di energia, costituito da un'onda elastica diretta e da una rifratta. L'onda rifratta, emergente in superficie, è generata da interfacce rifrangenti che separano mezzi a differente velocità sismica (sismostrati), generalmente, crescente con la profondità.

I primi arrivi, individuati su sismogrammi rilevati dai geofoni e registrati tramite un sismografo, sono riportati su grafici tempo-distanza (dromocrone), in seguito interpretati per ottenere informazioni sismostratigrafiche. Per il caso in esame, la strumentazione utilizzata è consistita in un sismografo a 24 canali, della "MAE" modello A6000/S con acquisizione computerizzata dei dati e in una sorgente del tipo ad impatto verticale per la generazione di onde rilevate da 24 geofoni rispettivamente di frequenza pari a 14Hz per le onde P.

2.1.2 Acquisizione dei dati

Nell'ambito del presente studio, sono state eseguite n. 3 prospezioni sismiche a rifrazione, in onde P (**BS01**, **BS02**, **BS03**), per ognuna delle quali sono stati effettuati cinque scoppi e utilizzati 24 geofoni.

Infatti, per quanto riguarda la geometria adottata in riferimento alla base sismica **BS01**, i 24 geofoni sono stati disposti sul terreno con una spaziatura di 1.0 m, i punti di scoppio A e B sono a 1.0 m rispettivamente dal 1° e dal **24**° geofono, in posizione esterna allo stendimento geofonico, lo scoppio C è posto al centro dello stendimento stesso (fra il **12**° e il **13**° geofono), mentre gli altri due scoppi intermedi D ed E rispettivamente tra **6**° e **7**° geofono e tra il **18**° e il **19**° geofono, quindi l'intero stendimento risulta di **25 m**.

Per quanto riguarda le basi sismiche **BS02** e **BS03**, i 24 geofoni sono stati disposti sul terreno con una spaziatura di 3.0 m, quindi i due stendimenti hanno lunghezza complessiva di **75 m**. L'ubicazione dei profili sismici è mostrata nell'**Allegato 01**.

2.1.3 Elaborazione dei dati

L'elaborazione dei dati è stata eseguita secondo la procedura descritta schematicamente di seguito:

- ✓ Inserimento delle geometrie mediante il software Pickwin (distanze fra geofoni e posizioni dei punti di scoppio);
- ✓ Applicazione dei i filtri "low-pass" e "high-pass" per la lettura ottimale dei primi arrivi eliminando le frequenze di disturbo;
- ✓ Picking dei primi arrivi;
- ✓ Export delle dromocrone;
- ✓ Inversione tomografica dei dati attraverso l'applicativo Plotrefa;
- ✓ Definizione del modello sismostratigrafico.

2.1.4 Rappresentazione dei dati

I dati elaborati sono stati esportati e restituiti nell'**Allegato 02A**, in cui sono riportati, per ciascuna base sismica, i sismogrammi relativi ai cinque punti di scoppio, le dromocrone, la sezione tomografica e il modello sismostratigrafico. In particolare l'elaborazione tomografica rappresenta l'andamento dei sismostrati, lungo la sezione corrispondente al profilo in superfice, ottenuta dalla elaborazione ed inversione dei dati sismici; il







modello sismostratigrafico rappresenta invece l'interpretazione degli stessi sismostrati in funzione della geologia del sito, ottenuto correlando le velocità medie di ciascun sismostrato con i dati geologici noti e le loro velocità sismiche caratteristiche.

2.1.5 Interpretazione dei risultati

Ai fini della corretta interpretazione dei risultati dell'indagine sismica è importante precisare che generalmente:

- a) i sismostrati non sono necessariamente associabili a litotipi ben definiti, ma sono rappresentativi di livelli con simili caratteristiche elastiche, in cui le onde sismiche si propagano con la stessa velocità;
- b) la risoluzione del metodo è funzione della profondità di indagine e la risoluzione diminuisce con la profondità: considerato uno strato di spessore h ubicato a profondità z dal piano campagna, in generale non è possibile individuare sismostrati in cui h<0.25*z.
- nelle indagini superficiali, le onde di taglio, meno veloci, arrivano in un tempo successivo, per cui il segnale registrato sarà la risultante delle onde S con le onde P e quindi la lettura dei tempi di arrivo delle onde S può risultare meno precisa della lettura dei tempi di arrivo delle onde P;
- d) i terreni esaminati possono ricoprire un ampio campo delle velocità sismiche, in relazione alla presenza di materiale di riporto, di terreno vegetale e di acqua di falda nonché ai vari gradi di stratificazione, carsificazione e di fratturazione dell'ammasso roccioso.

Riguardo al punto d) (vedi Zezza1-1976), possono essere distinti 5 differenti gradi di carsificazione ai quali corrispondono le seguenti caratteristiche dell'ammasso roccioso carsificato:

- grado V: Vp = 0,7-1,0 km/sec. Sono cancellati i caratteri tessiturali della roccia in posto i cui relitti si trovano inglobati in abbondanti terre rosse;
- grado IV: Vp = 1,1-1,9 km/sec. Sono conservati i caratteri tessiturali della roccia in posto attraversata in ogni senso da cavità carsiche attive e fossili;
- grado III: Vp = 2,0-3,0 km/sec. Diffusa presenza di cavità collegate ai processi di dissoluzione carsica;
- grado II: Vp = 3,1- 4,5 km/sec. Giunti di fessurazione interessati solo parzialmente da manifestazioni carsiche;
- grado I: Vp > 4,5 km/sec. Assenza completa di manifestazioni carsiche; giunti di fessurazione radi e bancate compatte.

Di seguito sono stati riportati, in tabella, i valori di velocità delle onde sismiche di compressione tipici di ogni litotipo.

Tabella 1.1 – Valori di velocità per le onde di compressione (da "Le indagini geofisiche per lo studio del sottosuolo" di Carrara – Rapolla – Roberti, "Il manuale del geologo" di Cassadio – Elmi).

sociosuolo di Carrara – Kapolia – Koberti, il Illandale dei geologo d	ii Cassaulo – Ellilij.
LITOTIPO	Vp (m/sec)
Areato superficiale	300-800
Argille	1100-2900
Sabbia asciutta	200-1000
Sabbie umida	600-1800
Terreni alluvionali sciolti	400-2100
Acqua	1400-1500
Calcare fratturato	700-4200
Calcare compatto	2800-6400

_

¹ Valutazione geologica-tecnica degli ammassi rocciosi carsificati con particolare riferimento alle aree carsiche pugliesi. Mem. Soc. Geol. It., 14,1976.







Calcare cristallino	5700-6400
Piroclastiti coerenti (tufo)	750-2450
Piroclastiti incoerenti (pozzolana)	350-1000
Arenaria	1400-4500
Granito, Monzonite, Granodiorite, Gabbro, Diabase, Basalto	4000-6000
Anidride	3500-5500
Gesso	1800-4000
Gneiss e scisti	3500-7500

Dai valori di velocità di propagazione delle onde P, è stato possibile ricavare la sismostruttura del sottosuolo in corrispondenza delle **Basi Sismiche**.

Il sottosuolo investigato è stato distinto, per questo profilo, in tre sismostrati ciascuno caratterizzato da un determinato valore di velocità delle onde di compressione.

Generalmente, data la lunghezza dello stendimento eseguito e la natura litologica dei terreni esaminati, è stato possibile investigare il sottosuolo fino ad una profondità pari a 15m a partire dalla superficie topografica. Di seguito si riportano le risultanze delle basi sismiche eseguite:

✓ BS01 in onde P ed S (mediante MASW.01): si individuano tre sismostrati

	Velocità Onde P in m/s	Velocità Onde S in m/s	Intervallo di profondità (m)	Descrizione
1	527	191	0,00÷1,00	Strato di riporto
2	1021	452	1,00÷4,00	Calcarenite da poco a mediamente cementata
3	1375	668	4,00÷7,00	Calcarenite mediamente cementata

✓ BS02 in onde P ed S (mediante Re.Mi.01): si individuano tre sismostrati

	Velocità Onde P in m/s	Velocità Onde S in m/s	Intervallo di profondità (m)	Descrizione
1	430	190	0,00÷0,60	Strato di riporto
2	818	403	0,60÷2,20	"Tufina" molto addensata
3	2101	1100	2,20÷11,0	Calcarenite molto cementata

✓ BS03 in onde P: si individuano tre sismostrati

		Velocità Onde P in m/s	Velocità Onde S in m/s	Intervallo di profondità (m)	Descrizione
	1	820		0,00÷1,50	"Tufina" molto addensata
Ī	2	1540		1,50÷5,00	Calcarenite da mediamente a ben cementata
Ī	3	2150		5,00÷15,0	Calcarenite molto cementata







2.2 Prospezione sismica per la stima del Vs, eq

2.2.1 4.1.1 Masw (Multichannel Analysis of Surface Waves) — RE.MI. (Refraction Microtremors) - Descrizione del metodo e della strumentazione

La recente Normativa sismica nazionale NTC 2018 impone la classificazione sismica del sottosuolo in base al parametro $V_{S,eq}$ per la progettazione in zona sismica. Tale parametro, che rappresenta la velocità equivalente delle onde di taglio nel pacchetto di strati sovrastante il "bedrock sismico" <u>ovvero</u> suolo rigido o ammasso roccioso caratterizzato da valori delle velocità di taglio >800m/s.

Nel presente lavoro sono stati presi in esame i metodi di prospezione sismica MASW 1D (Multichannel Analysis of Surface Waves) e RE.MI. (Refraction Microtremor) due metodologie che consentono di ottenere un modello verticale delle Vs, a partire dalle modalità di propagazione delle onde di superficie: le onde di Rayleigh. Si è proceduto inizialmente con uno studio dei presupposti teorici a cui si fanno riferimento i metodi citati, in seguito sono state effettuate n. 1 applicazione MASW e n. 1 applicazione RE.MI. in corrispondenza rispettivamente delle BS01 e BS02. (All_01 e All_03).

È noto ormai che poiché il terreno in natura si presenta generalmente in strati e trasversalmente isotropo lo stesso sarà caratterizzato da diverse velocità e quindi da diverse frequenze legate alle varie lunghezze d'onda. Queste interessano il terreno a diverse profondità e risultano influenzate dalle caratteristiche elastiche, appunto variabili con la profondità.

Questo comportamento viene definito dispersione in frequenza ed è fondamentale nello sviluppo dei metodi sismici che utilizzano le onde di superficie: lunghezze d'onda più grandi corrispondono alle frequenze più basse e interessano il terreno più in profondità mentre lunghezze d'onda più piccole poiché sono associate alle frequenze più alte rimangono nelle immediate vicinanze della superficie.

I metodi di prospezione sismica che utilizzano le onde di superficie si basano su modelli fisico-matematici nei quali il sottosuolo viene schematizzato come una serie di strati sovrapposti; dalla prospezione tale modello a strati si ricava partendo da una curva di dispersione rilevata.

La procedura utilizzata può essere suddivisa in tre fasi:

- Acquisizione: registrazione e osservazione dei dati sismici "grezzi" contenenti le onde di Rayleigh per un intervallo sufficientemente ampio di frequenze;
- Processing: trattamento dei dati attraverso filtraggio e altre tecniche finalizzate all'estrazione delle caratteristiche di dispersione ossia espresse come velocità di fase in funzione delle frequenze;
- Inversione: uso di un modello del terreno che permette di ricavare un profilo monodimensionale della velocità delle onde S ed altri parametri in funzione della profondità.

I metodi impiegati presentano una sostanziale diversità di fondo rappresentata dal tipo di sorgente con la quale viene prodotta la perturbazione sismica: il metodo MASW impiega una sorgente artificiale appositamente creata, è stata utilizzata una sorgente del tipo ad impatto verticale (massa battente di 8Kg), mentre il metodo RE.MI. non utilizza una sorgente energizzante ma registra un segnale di maggiore durata generato da qualsiasi tipo di attività, antropica e non.

La strumentazione necessaria per entrambi i metodi è la stessa: un sismografo a 24 canali, della "MAE" modello A6000/S, con acquisizione computerizzata dei dati e geofoni a frequenza di 4.5Hz (ad asse verticale). La fase di acquisizione viene effettuata con una serie di accorgimenti e precauzioni da prendere in sito e nella pianificazione della registrazione: infatti, tutto è finalizzato alla registrazione di dati contenenti la migliore informazione possibile riguardo la propagazione delle onde di Rayleigh con buon rapporto segnale-rumore.







Per quanto riguarda il MASW, la presenza di rumore di tipo casuale risulta di notevole disturbo, a questo scopo si procede sommando i segnali di successive energizzazioni rendendo in tal modo la potenza del segnale superiore a quella del rumore.

Il rumore incoerente, cioè di tipo casuale, nel caso del RE.MI. rappresenta la fonte del segnale utile che si vuole registrare, e al fine di distinguere le frequenze delle onde di Reyleigh da altre frequenze superiori, si allungano i tempi di registrazione del segnale e si considera che le sorgenti presenti nel sottosuolo soddisfino la condizione di omnidirezionalità.

2.2.2 MASW e RE.MI. - Acquisizione dei dati

Le fasi operative possono essere così schematizzate:

- predisposizione, per entrambe le metodologie, degli stendimenti, cioè una serie di 24 geofoni regolarmente spaziati e in linea retta, di lunghezza pari a 23m con offset, nel caso del MASW rispettivamente a 2.0m dal primo e dall'ultimo geofono in modo da ottenere sufficientemente dati da correlare le informazioni in almeno due punti del sottosuolo, evidenziando eventuali eterogeneità dello stesso; nel caso del RE.MI. sono stati utilizzati 24 geofoni spaziati ogni 3 metri;
- nel caso dello stendimento RE.MI., si esegue l'esecuzione di 20 registrazioni della durata di 30 sec del rumore ambientale mentre nel caso dello stendimento MASW si effettua l'osservazione del segnale che si propaga tramite onde S nel suolo per 2 secondi a seguito dell'energizzazione;
- controllo dei dati raccolti con prima elaborazione in situ del profilo, in modo da verificare la coerenza del segnale, l'effettivo raggiungimento della profondità d'investigazione richiesta ed eventualmente apportare le necessarie variazioni dei parametri d'acquisizione prima di ripetere la registrazione;
- i dati raccolti sono registrati nell'hd dell'A6000/S.

2.2.3 MASW e RE.MI. - Rappresentazione dei risultati

L'analisi prevede la formattazione dei files dati, l'analisi spettrale con l'individuazione della curva di dispersione e la modellazione del profilo. È importante rilevare che il profilo si sia ottenuto coinvolgendo nelle misurazioni un'estesa porzione del sito da investigare, esso quindi, pur non avendo la risoluzione di un profilo ottenuto ad esempio con la tecnica down-hole, risulta più rappresentativo a larga scala rispetto a quello ottenibile da un rilievo puntuale.

Ai fini dell'interpretazione dei risultati delle indagini geofisiche è di fondamentale importanza la conoscenza geologica dell'area e la taratura delle prospezioni geofisiche con indagini di tipo diretto, così come è stato possibile fare in questo caso. Infatti, è possibile che terreni diversi siano caratterizzati dalle stesse velocità sismiche. Inoltre i ranges delle velocità delle varie formazioni sono molto variabili, in funzione delle condizioni locali.

Nell'**Allegato 02B** sono riportati i risultati dell'elaborazione sia della tecnica MASW che della tecnica RE.MI. (n. 6 grafici per lo stendimento MASW, oltre al sismogramma medio, sommatoria di tutte le registrazioni, e n. 3 grafici per lo stendimento RE.MI., oltre al sismogramma medio, sommatoria di tutte le registrazioni).

Per entrambe le tecniche di indagine il primo grafico mette in relazione le frequenze contenute nel segnale registrato con il reciproco della velocità di fase e il rapporto spettrale: permette di riconoscere l'energia delle Onde di Rayleigh e fissare i punti che rappresentano l'andamento della curva di dispersione, funzione della distribuzione della velocità negli strati del sottosuolo.







Nel secondo grafico, invece, è riportata la curva calcolata tramite l'inversione di un modello di sottosuolo, ottenuto per "aggiustamenti" successivi da un modello iniziale, cercando ovviamente di trovare la migliore corrispondenza con i punti prima individuati.

Nell'ultimo grafico, come già detto, viene riporta il modello del sottosuolo in termini di strati con diversa velocità di propagazione delle Onde S da cui è così possibile calcolare il valore del Vs,eq e di conseguenza caratterizzare il sito in una delle categorie di suolo di fondazione.

2.2.4 MASW e RE.MI. – Interpretazione dei risultati

Alla luce della recente normativa in materia di costruzione NTC 2018 è stato introdotto il calcolo di un nuovo parametro, il Vs,eq, in sostituzione del Vs30, ottenuto attraverso la seguente formula:

$$Vs_{,eq} = \frac{H}{\sum_{i=1}^{N} \frac{h_i}{V_{s,1}}}$$

hi = Spessore in metri dello strato i-esimo

Vs,i = velocità delle onde di taglio nell'i-esimo strato

N = Numero di strati

H = profondità del substrato, definito come quella formazione costituita da roccia o terreno molto rigido, caratterizzata da Vs non inferiore a 800 m/sec

In tale formula appare evidente come il calcolo delle velocità sismiche di taglio non si riferisce più necessariamente alla profondità di 30m, ma alla reale profondità del bedrock, ovvero, alla profondità di quella formazione rocciosa o terreno molto rigido, caratterizzato da Vs non inferiore a 800m/s, pertanto la profondità del bedrock varierà di volta in volta a seconda dell'assetto geologico del sottosuolo.

Basandosi sulle indagini sismiche svolte è stato calcolato il valore del Vs, eq, con entrambe le metodologie.

Nel caso della BS01, le indagini MASW hanno evidenziato la profondità del bedrock o suolo rigido a circa 8,10 m da p.c., con valori di Vs,eq pari a 457÷460 m/s, pertanto è possibile attribuire la categoria di suolo "B":

	Strati	Litotipo	Spessore strato (m)	Velocità onda S misurata in sito (m/s)	misurata in sito spessore (m/s) velocità		
	h ₁	STRATO 1	0.37	168	h_1/V_1	0.002	
	h ₂	STRATO 2	0.40	172	h_2/V_2	0.002	
	h ₃	STRATO 3	1.25	453	h_2/V_3	0.003	
	h ₄	STRATO 4	1.91	470	h_2/V_4	0.004	
	h ₅	STRATO 5	4.12	669	h_2/V_5	0.006	
	н		8.05		Σ hi/Vi	0.018	
			V _{S,}	_{eq} (misurata) =	m/s	460	
		Calcolo del	l Vs,eq per	MASW 01 -	- Scoppio 01		
	Strati	Litotipo	Spessore strato (m)	Velocità onda S misurata in sito (m/s)	Rapporto spessore velocità	Tempi parziali in secondi (onda S misurata)	
	h ₁	STRATO 1	1.01	212	h ₁ /V ₁	0.005	
	h ₂	STRATO 2	3.16	442	h_2/V_2	0.007	
	h ₃	STRATO 3	1.42	652	h_2/V_3	0.002	
	h ₄	STRATO 4	2.60	680	h ₂ /V ₄	0.004	
	Н		8.19		Σ hi/Vi	0.018	
·			V _{s,}	_{eq} (misurata) =	m/s	457	







Mentre nel caso della BSO2, l'indagine RE.MI. ha permesso di identificare il bedrock o suolo rigido ad una profondità di 2,0 m da p.c., con Vs = 1100 m/s. Pertanto a tale zona è opportuno attribuire la categoria "A".

Tabella 3.2. II	- Categoria di sottosuolo che permettono l'utilizzo dell'approccio semplificato
Categoria	Descrizione
Α	Ammassi rocciosi affioranti o terreni molto rigidi caratterizzati da valori di velocità delle onde di taglio superiori a 800 m/s, eventualmente comprendenti in superficie terreni di caratteristiche meccaniche più scadenti con spessore massimo pari a 3 m.
В	Rocce tenere e depositi di terreni a grana grossa molto addensati o terreni a grana fina molto consistenti, caratterizzati da un miglioramento delle proprietà meccaniche con la profondità e da valori di velocità equivalente compresi tra 360 m/s e 800 m/s.
С	Depositi di terreni a grana grossa mediamente addensati o terreni a grana fina mediamente consistenti con profondità del substrato superiori a 30 m, caratterizzati da un miglioramento delle proprietà meccaniche con la profondità e da valori di velocità equivalente compresi tra 180 m/s e 360 m/s.
D	Depositi di terreni a grana grossa scarsamente addensati o di terreni a grana fina scarsamente consistenti, con profondità del substrato superiori a 30 m, caratterizzati da un miglioramento delle proprietà meccaniche con la profondità e da valori di velocità equivalente compresi tra 100 e 180 m/s.
E	Terreni con caratteristiche e valori di velocità equivalente riconducibili a quelle definite per le categorie C o D, con profondità del substrato non superiore a 30 m.





3 STIMA DEI MODULI DINAMICI

Dalle velocità sismiche, ricavate dall'indagine a rifrazione superficiale classica in onde P e dalla metodologia Re.Mi., sono stati calcolati alcuni parametri geotecnici.

Assegnando, infatti, la densità in sito, ricavata empiricamente mediante l'equazione di Gardner, che lega la densità alla velocità delle onde longitudinali (Vp), sono stati calcolati il *coefficiente di Poisson* e alcuni moduli elastici dinamici. Le determinazioni dei moduli elastici, eseguite mediante tali metodologie sismiche, sono riferibili a volumi significativi di terreno in condizioni relativamente indisturbate a differenza delle prove geotecniche di laboratorio che, pur raggiungendo un elevato grado di sofisticazione ed affidabilità, soffrono della limitazione di essere puntuali cioè relative ad un modesto volume di roccia.

I moduli elastici sismici possono essere correlati ai normali moduli statici attraverso un fattore di riduzione (*Rzhevsky et alii*,1971) semplicemente evidenziando che si riferiscono, in virtù delle energie movimentate dall'indagine e del conseguente basso livello di deformazione raggiunto, ad un modulo statico tangente iniziale.

$$E_{din} = 8.3E_{stat} + 0.97$$

Inoltre, con i dati ottenuti dall'indagine eseguita è possibile calcolare il coefficiente di reazione del terreno Ks (Kg/cm³) attraverso la relazione di Vesic (1961):

$$Ks = Es/B*(1 - v^2)$$

dove

- B = larghezza della fondazione;
- E = modulo di elasticità del terreno;
- v = coefficiente di Poisson.

Infine per la classificazione geotecnica dell'ammasso, nell'ambito dello stesso foglio di calcolo, attraverso le letture sismiche, sono state determinate indirettamente, i valori di indice di qualità della roccia (RQD), nel caso degli ammassi rocciosi, la coesione dell'ammasso e l'angolo di attrito dello stesso.

Allo stesso tempo, per l'analisi dei pali sottoposti a forze orizzontali e nella verifica a svergolamento è stato determinato, indirettamente, il coefficiente di reazione orizzontale, K_h. Tale modulo viene determinato dalla formula di Chiarugi Maia secondo la quale è funzione di: modulo edometrico, modulo elastico del palo, diametro del palo, coefficiente di Poisson.

In ultimo per effettuare un ulteriore verifica sui fattori di deformabilità delle terre, attraverso la relazione di Imai and Yoshimura, del 1977 sono stati determinati i valori di resistenza alla deformabilità del tipo SPT attraverso i valori delle velocità sismiche di taglio.

Di seguito sono riportati i principali moduli elastici dei terreni riguardanti lo stendimento sismico svolto; tali valori si riferiscono al deposito pertanto devono essere intesi come valori medi.





	STRATO 1	STRATO 2	STRATO 3
Velocità onde P (m/s):	527	1021	1375
Velocità onde S (m/s):	191	452	668
V _{LAB} = Velocità onde P di laboratorio (m/s):	6000	6000	6000
SPESSORE MEDIO STRATO (m)	1.00	3.50	2.80
Profondità Media Strato (m)	0.50	2.75	5.90
Modulo di Poisson ($ u$)	0.42	0.38	0.35
Densità naturale ($\gamma_{\sf nat}$ in ${\sf gr/cm}^{\sf 3}$)	1.48	1.75	1.88
Porosità % (Ø) (correlazione Rzhesvky e Novik (1971)	45.82%	41.21%	37.90%
MOD. di YOUNG DINAMICO - (E _{din} in Mpa o Nmm²)	151	966	2220
MOD. di TAGLIO DINAMICO (G _{din} in Mpa o Nmm²)		000	
Gdin = Edin/(($2^*(1+\nu)$)	53	351	825
MOD. di BULK (K) (Mpa o Nmm²): K=E _{din} /(3*(1-2*ν))	333	1321	2395
MOD. di YOUNG STATICO (E _{stat} in Mpa o Nmm²) (Rzhevsky et alii, 1971)	18	116	267
MOD. di TAGLIO STATICO (G _{stat} in Mpa o Nmm²)	6	42	99
MOD. DI COMPRESSIONE EDOMETRICA (M in Kg/cm²)			
(da velocità onde P e densità) $\gamma^* vp^2$ (valido per le terre)	412	1824	3564
MOD. DI COMPRESSIONE EDOMETRICA (M in Kg/cm²)			
M = E * [(1- ν) / (1- ν -2* ν ²)] (relazione di NAVIER)	493	2195	4291
Rigidità Sismica (γ*V _p) (Tonn/m²*sec)	283	791	1259
Frequenza dello Strato	48	32	60
Periodo dello Strato	0.02	0.03	0.02
		0.00	0.02
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE DELLE TERRE (NON VALIDO PER LE RO	CCE)		
SPT (N) VALUE (Imai and Yoshimura, 1977)	16	>50	>50
Cu (coesione non drenata in Kg/cm ² =(Vs/23) ^{1/0,475} *0,010197 (Dickenson 1990))	0.88	5.39	12.26
Cu= (coesione non drenata=(Vs-17,5)/2,63 *0,010197 (Oh et al. 2008))	0.67	1.68	2.52
Cu= (coesione non drenata=(Vs/7,93) ^{1/0,63} *0,010197 (Levesques et al. 2007)	1.59	6.25	11.61
1/0 277	4 00	40.04	04.05
Cu=(coesione non drenata=(Vs/187) ^{1/0,372} *0,010197*100 da prove DH - Likitlersuang e Kyaw (2010)	1.08	10.94	31.25
Cu=(coesione non drenata=(Vs/187) ^{1/0,372} *0,010197*100 da prove DH - Likitlersuang e Kyaw (2010) Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010)		10.94 3.90	31.25 8.39
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010	0.72	3.90	
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P	0.72	3.90	
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico)	0.72 ER LE TERF	3.90 RE)	8.39
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico)	O.72 ER LE TERF NA 27	3.90 RE) 37 29	8.39 51 29
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR	0.72 ER LE TERF	3.90 RE) 37 29 1.9	51 29 2.6
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec)	ER LE TERF NA 27 NA NA	3.90 RE) 37 29 1.9 0.170	51 29 2.6 0.229
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²)	O.72 ER LE TERF NA 27 NA NA	3.90 37 29 1.9 0.170 0.029	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100	O.72 ER LE TERF NA 27 NA NA NA	3.90 3.90 37 29 1.9 0.170 0.029 2.8%	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053 5.1%
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100	O.72 ER LE TERF NA 27 NA NA	3.90 37 29 1.9 0.170 0.029	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in ") C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976	O.72 ER LE TERF NA 27 NA NA NA	3.90 3.90 37 29 1.9 0.170 0.029 2.8%	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053 5.1%
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO	ER LE TERF NA 27 NA NA NA NA	3.90 37 29 1.9 0.170 0.029 2.8% 10.3%	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053 5.1% 15.6%
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in \(^{\text{o}}\)) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm)	O.72 ER LE TERF NA 27 NA NA NA NA NA NA NA NA	3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053 5.1% 15.6%
Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010) CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) © (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm) D (ipotesi diametro palo in m)	0.72 ER LE TERF NA 27 NA NA NA NA 100 0.50	3.90 3.90 37 29 1.9 0.170 0.029 2.8% 10.3%	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053 5.1% 15.6%
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in ") C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm) D (ipotesi diametro palo in m) K = (Coeff. di Winkler in Kg/cm³>VESIC 1961) k=E/[B(1-\nu^2)]	0.72 ER LE TERF NA 27 NA NA NA NA NA 20 20 20 20 20 20 20 20 20 2	3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053 5.1% 15.6% 100 0.50 30.95
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in ") C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm) D (ipotesi diametro palo in m) K = (Coeff. di Winkler in Kg/cm³>VESIC 1961) k=E/[B(1-\nu^2)] k = 17,2*Vs¹,25 Kg/cm³(Bowles 1997, Keceli, Imai e Yoshimura 2012)	0.72 ER LE TERF NA 27 NA NA NA NA NA 100 0.50 2.25 1.25	3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053 5.1% 15.6% 100 0.50 30.95 5.96
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico) \$\Phi\$ (angolo di attrito in \(^{\text{o}}\)) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm)	0.72 ER LE TERF NA 27 NA NA NA NA NA 20 20 20 20 20 20 20 20 20 2	3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90 3.90	8.39 51 29 2.6 0.229 0.053 5.1% 15.6% 100 0.50 30.95





	STRATO 1	STRATO 2	STRATO 3
Velocità onde P (m/s):	430	812	2101
Velocità onde S (m/s):	190	403	1100
V _{LAB} = Velocità onde P di laboratorio (m/s):	6000	6000	60001
SPESSORE MEDIO STRATO (m)	0.50	1.80	8.00
Profondità Media Strato (m)	0.25	1.40	6.30
Modulo di Poisson ($ u$)	0.38	0.34	0.31
Densità naturale ($\gamma_{\sf nat}$ in gr/cm $^{\sf 3}$)	1.41	1.65	2.10
Porosità % (Ø) (correlazione Rzhesvky e Novik (1971)	46.73%	43.16%	31.11%
MOD. di YOUNG DINAMICO - (E _{din} in Mpa o Nmm²)	138	703	6521
MOD. di TAGLIO DINAMICO (G _{din} in Mpa o Nmm²)			0021
Gdin = Edin/((2*(1+\nu))	50	263	2487
MOD. di BULK (K) (Mpa o Nmm²):	189	717	5756
K=E _{din} /(3*(1-2*ν))	100	, , ,	0700
MOD. di YOUNG STATICO (E _{stat} in Mpa o Nmm²)	16	85	786
(Rzhevsky et alii, 1971) MOD. di TAGLIO STATICO (G _{stat} in Mpa o Nmm²)	6	32	300
MOD. DI COMPRESSIONE EDOMETRICA (M in Kg/cm²)	0	02	300
(da velocità onde P e densità) $\gamma^* vp^2$ (valido per le terre)	261	1089	9250
MOD. DI COMPRESSIONE EDOMETRICA (M in Kg/cm²)	0.40	4044	44440
M = E * [(1- ν) / (1- ν -2* ν ²)] (relazione di NAVIER)	312	1311	11143
Rigidità Sismica (γ*V _p) (Tonn/m²*sec)	268	666	2305
Frequenza dello Strato	95	56	34
Periodo dello Strato	0.01	0.02	0.03
	0.01	0.02	0.00
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE DELLE TERRE (NON VALIDO PER LE RO	CCE)		
SPT (N) VALUE (Imai and Yoshimura, 1977)	16	>50	>50
Cu (coesione non drenata in Kg/cm²=(Vs/23) ^{1/0,475} *0,010197 (Dickenson 1990))	0.87	4.23	35.04
Cu= (coesione non drenata=(Vs-17,5)/2,63 *0,010197 (Oh et al. 2008))	0.67	1.49	4.20
Cu=(coesione non drenata=(Vs/7,93) ^{1/0,63} *0,010197 (Levesques et al. 2007)	1.58	5.21	25.62
Cu=(coesione non drenata=(Vs/187) ^{1/0,372} *0,010197*100 da prove DH - Likitlersuang e Kyaw (2010) Cu=(coesione non drenata=(Vs/228) ^{1/0,510} *0,010197*100 da prove MASW - Likitlersuang e Kyaw (2010	1.06 0.71	8.03 3.12	119.44 22.31
CU=(coesione non drenata=(vs/228) ***********************************	0.71	3.12	22.31
CARATTERISTICHE GEOTECNICHE AMMASSO ROCCIOSO (NON VALIDO P	ED IE TEDE	DE)	
RMR Bieniawsky (valido solo per le rocce da E statico)	NA	31	70
NIVIN DIETHAWSKY (VAHUU SUID DELIE HUCCE HA E STATICU)	27	28	30
• •			3.6
Φ (angolo di attrito in °)		16	
Φ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR	NA	1.6 0.135	
∯ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec)	NA NA	0.135	0.035
Ф (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²)	NA NA NA	0.135 0.018	0.035 0.001
Ф (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100	NA NA NA	0.135 0.018 1.8%	0.035 0.001 11.9%
Ф (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100	NA NA NA	0.135 0.018	0.035 0.001
♠ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976	NA NA NA	0.135 0.018 1.8%	0.035 0.001 11.9%
Ф (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO	NA NA NA	0.135 0.018 1.8%	0.035 0.001 11.9%
♠ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm) D (ipotesi diametro palo in m)	NA NA NA NA NA NA	0.135 0.018 1.8% 7.5%	0.035 0.001 11.9% 1.2%
♠ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm) Coesione in kg/cm² VR Coesione in kg/cm² VR	NA NA NA NA	0.135 0.018 1.8% 7.5%	0.035 0.001 11.9% 1.2%
♠ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm) D (ipotesi diametro palo in m) K = (Coeff. di Winkler in Kg/cm³>VESIC 1961) k=E/[B(1-ν²)]	NA NA NA NA NA	0.135 0.018 1.8% 7.5% 100 0.50	0.035 0.001 11.9% 1.2% 100 0.50
♠ (angolo di attrito in °) C (coesione in kg/cm²) Rapporto di velocità VR (utilizzando per il valore delleVp in laboratoio 6000m/sec) Rapporto di velocita al quadrato (VR²) RQD (0,97x(Vp/VLAB)2*100 RQD (relazione empirica sui calcari - F. Zezza 1976 COEFFICIENTE DI SOTTOFONDO B (ipotesi dimensione fondazione superficiale in cm) D (ipotesi diametro palo in m)	NA NA NA NA NA NA 100 0.50 1.96	0.135 0.018 1.8% 7.5% 100 0.50 9.73	0.035 0.001 11.9% 1.2% 100 0.50 88.69







4 CARATTERIZZAZIONE GEOTECNICA

4.1 Prove geotecniche di laboratorio

Nell'area di intervento sono stati prelevati n. 2 blocchi calcarenitici, da cui sono stati ricavati mediante carotaggio n.6 provini sottoposti alle prove di caratterizzazione fisico-meccanica presso il laboratorio Geo s.r.l. di Modugno. Nello specifico, i provini sono stati sottoposti alla prova di compressione per la restituzione del valore di rottura e densità apparente della roccia; e alla prova di permeabilità a carico costante in cella triassiale (confinamento laterale non rigido-parete flessibile), di cui si riportano i risultati sintetici.

Sintesi risultati della prova di permeabilità:

Blocco 1 - C1 - Conducibilità idraulica: K_{media} = 8,78 e⁻⁰⁷ m/sec

Blocco 3 - C1 - Conducibilità idraulica: K_{media} = 1,43 e⁻⁰⁶ m/sec

Sintesi risultati della prova di compressione uniassiale:

Blocco 1 - C1 – Peso unità di volume: $\gamma = 18,2 \text{ kN/m}^3$

Blocco 1 - C1 - Resistenza a compressione: Rc = 5,66 N/mm²

Blocco 3 - C1 – Peso unità di volume: $\gamma = 17,6 \text{ kN/m}^3$

Blocco 3 - C1 – Resistenza a compressione: Rc = 5,79 N/mm²

4.2 Classificazione geomeccanica GSI dell'ammasso roccioso

Dal rilevamento, misura e/o stima dei parametri geomeccanici si giunge alla caratterizzazione dell'ammasso roccioso che costituisce il caso in esame, calcolando gli "indici di qualità o di classificazione geomeccanica" definiti dalle diverse classificazioni geomeccaniche note in letteratura (RMR, GSI, Q, SMR, etc.).

Da tali indici di classificazione dell'ammasso roccioso, la cui affidabilità e precisione dipende anche dalle modalità adottate per la realizzazione della caratterizzazione geomeccanica di rocce e discontinuità del modello considerato, è possibile stimare i parametri di resistenza e deformabilità dell'ammasso roccioso e, inoltre, progettare alcune tipologie di interventi, appropriati alla fase progettuale considerata.

Per la caratterizzazione della resistenza al taglio degli ammassi rocciosi fratturati viene introdotto il criterio di rottura pubblicato da Hoek et al. (2002). Questo criterio di rottura estende quello tradizionalmente utilizzato per i terreni sciolti (Mohr-Coulomb) e permette di utilizzare il metodo di verifica della stabilità mediante l'equilibrio limite anche in presenza di ammassi rocciosi fratturati, dove è necessario una metodologia che permetta di definire la resistenza al taglio dell'ammasso in termini dei parametri φ' e c'.

Per l'applicazione del criterio di rottura di Hoek et al (2002), anche detto "sistema/metodo GSI", e necessario determinare o stimare per l'ammasso quattro parametri di base:

- 1) La resistenza a compressione uniassiale *oci* (Mpa) degli elementi di roccia intatta, valutata solitamente mediante prove Point Load o assimilate.
- 2) L'indice geologico di resistenza **GSI** (adimensionale) lega l'assetto strutturale dell'ammasso con le caratteristiche di discontinuità che lo separano: in termini di grado di fratturazione e disturbo tettonico con le caratteristiche della superficie delle discontinuità in termini di rugosità, alterazione e riempimento della frattura.







- 3) La costante litologica *mi* (adimensionale) che dipende dalla litologia dell'ammasso e stimabile da appositi valori di letteratura.
- 4) Il fattore di disturbo **D** (adimensionale) che variando da 0 a 1 rappresenta il grado di disturbo indotto da operazioni di scavo meccanico o esplosivi.

	Valore del coefficiente	? G	SI dell'a	mmasso	roccioso)		
	GEOLOGICAL STRENGHT INDEX per rocce fratturate (Hoek & Marinos, 2002)		MOLTO BUONE: giunti molto rugosi, non alterati	BUONE: giunti rugosi, leggermente alterati, ossidati	MEDIOCRI: giunti lisci, superficie moderatamente alterata	SCADENTI: giunti levigati, superfici alterate con riempimento compatto o frammenti angolari	MOLTO SCADENTI: giunti levigati, superfici alterate con riempimento argilloso molle	
	STRUTTURA ROCCIA			condizioni	delle dis	continuità		
	INTATTA O MASSIVA: roccia sana con poche discontinuità ad ampia spaziatura		90			N/A	N/A	
	FRATTURATA: ammasso roccioso non disturbato, con tre sistemi di famiglie di giunto che isolano blocchi a forma prevalentemente cubica	nti di roccia		70 60	//			
	MOLTO FRATTURATA: ammasso parzialmente disturbato con quattro o più famiglie di giunto a formare blocchi angolari a più facce	tra i frammenti			0 /			
	PIEGATA: ammasso disturbato tettonicamente, a pieghe, con diverse famiglie di giunti. Piani di stratificazione o di scistosità a grande persistenza	interconnessione				30		
	DISINTEGRATA: ammasso molto fratturato con debole interconnessione fra i blocchi, frammenti di roccia angolari e arrotondati	grado di inter				20	//	
	LAMINATA/FAGLIATA: ammasso non suddiviso in blocchi, piani di scistosità a fitta spaziatura, piani di taglio/faglie	6	N/A	N/A			10	
	Valore di D suggerito (Hoek et al. 2002; Hoek , 2012)			Cond	dizioni di a	applicazio	ne	
(con	integrazioni dell'autore di questo manuale)							
	D=0.0		Pendii (tension		enza effe	tti di rila	ascio tensi	onale
	D=0.5		Pendii (ilascio te	nsionale v	visibili
	D=0.7		Pendio		scavo me		e/o uso ott onali)	imale
	D=1.0						/i a cielo a io tensiona	
							3210110	





		Valore	del coefficiente	mi della re	occia intat	ta		
Rocce sed	limentar	ie	Roc	ce ignee		Rocce me	etamorfi	che
Roccia	media	scarto	Roccia	media	scarto	Roccia	media	scarto
	mi	±		mi	±		mi	±
Conglomerato	21	3	Granito	32	3	Marmo	9	3
Arenaria	17	4	Granodiorite	29	3	Cornubianite	19	4
Siltite	7	2	Diorite	25	5	Metaquarzite	20	3
Argillite	4	2	Gabbro	27	3	Quarzite	20	3
Argilloscisto	6	2	Norite	20	5	Migmatite	29	3
Chalk	7	2	Dolerite	16	5	Anfibolite	26	6
Breccia	20	2	Riolite	25	5	Gneiss	28	5
Calcare cristallino	12	3	Dacite	25	3	Scisti argillosi	7	4
Calcare spiritico	10	5	Peridotite	25	5	Scisti	10	3
Calcare micritico	8	3	Porfirite	20	5	Filladi	7	3
Dolomia	9	3	Andesite	25	5			
Marna	7	2	Basalto	25	5			
Gesso	10	2	Diabase	15	5			
Anidride	12	2	Ossidiana	19	3			

Per l'ammasso calcarenitico dell'area progettuale, quindi, sono stati ottenuti i seguenti valori:

GSI = 80 (Indice della classificazione Hoek-Brown)

 σ_{ci} = 5,7 N/mmq (Resistenza a compressione monoassiale della roccia calcarea intatta)

 $m_i = 13$ (Costante della roccia intatta: 17 ± 4)

D = 0,7 (Fattore di disturbo per il tipo di scavo del fronte di cava)





ALLEGATO 01 - PLANIMETRIA

- UBICAZIONE DELLE PROSPEZIONI SISMICHE A RIFRAZIONE DI SUPERFICIE IN ONDE P
- **UBICAZIONE DELLE PROSPEZIONI SISMICHE CON TECNICA MASW E RE.MI. IN ONDE S**











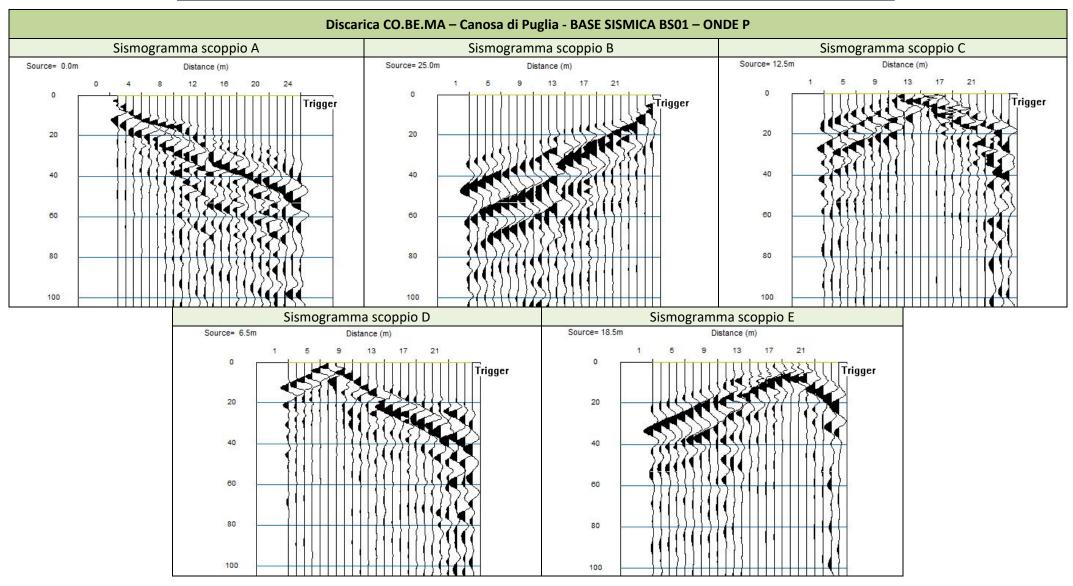


ALLEGATO 02A - PROSPEZIONI SISMICHE

- SISMOGRAMMI ONDE P
- DROMOCRONE ONDE P
- SEZIONE TOMOGRAFICA E MODELLO SISMOSTRATIGRAFICO

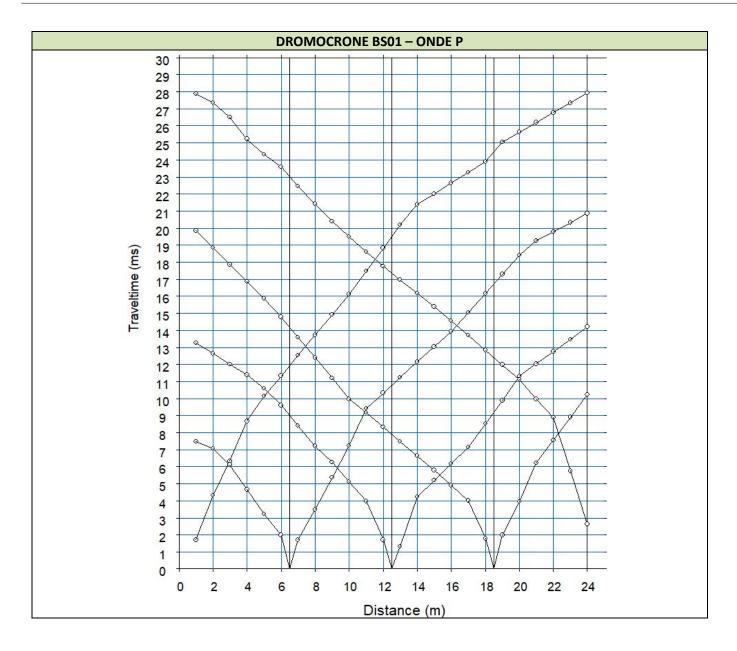






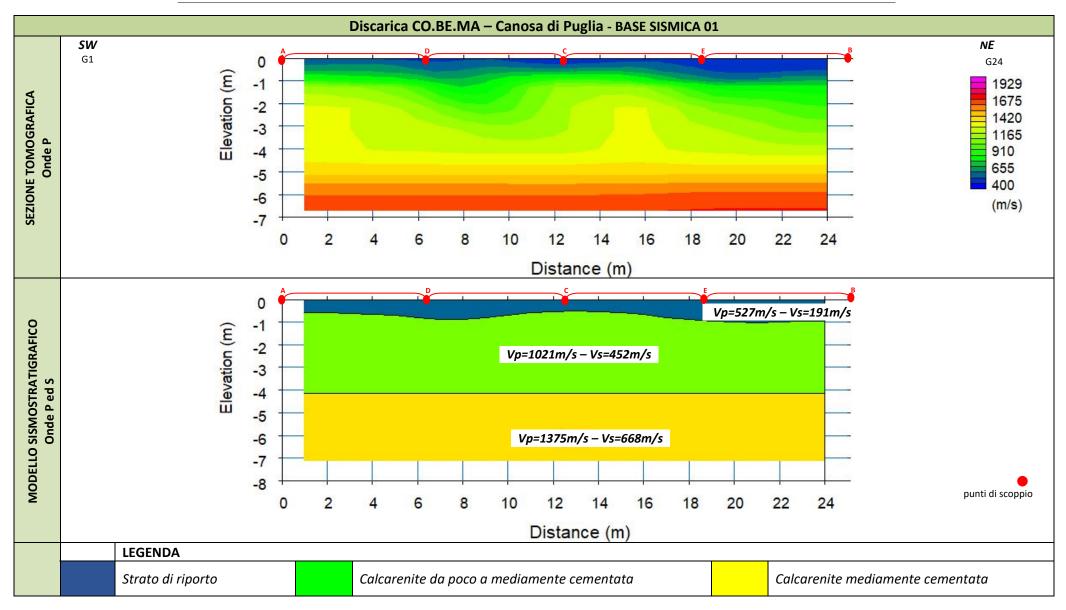






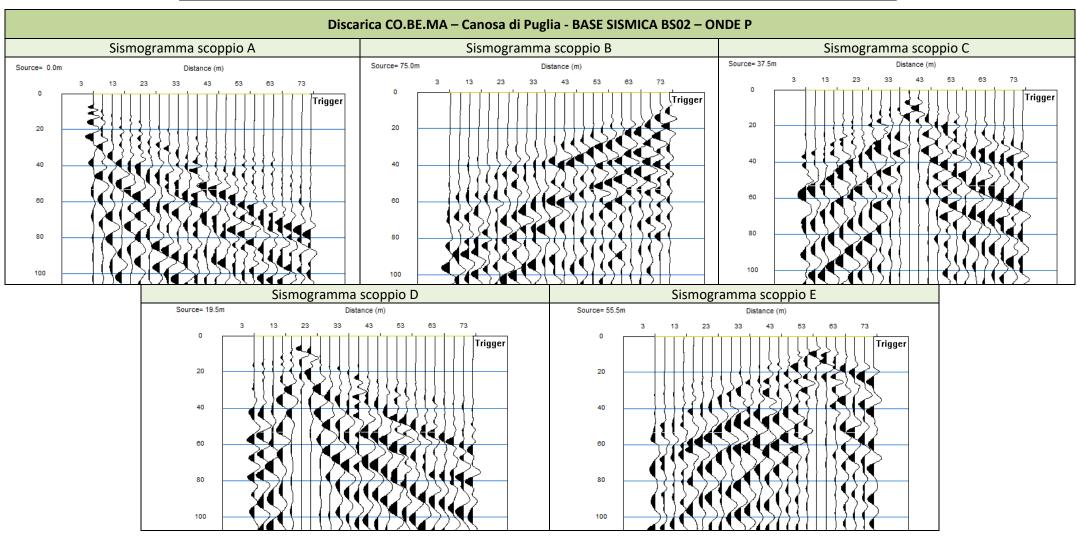






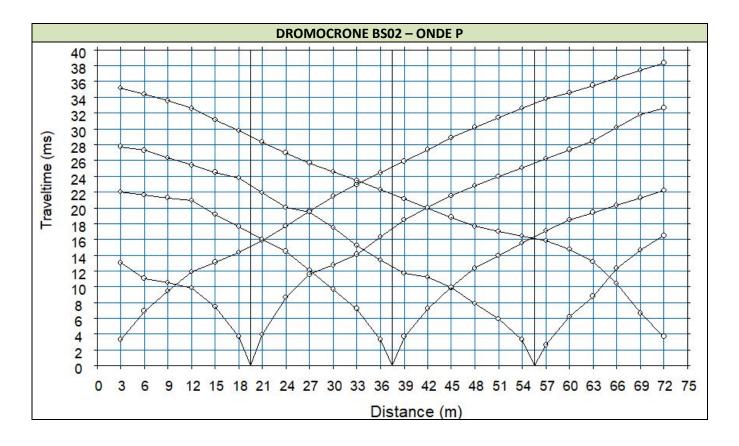






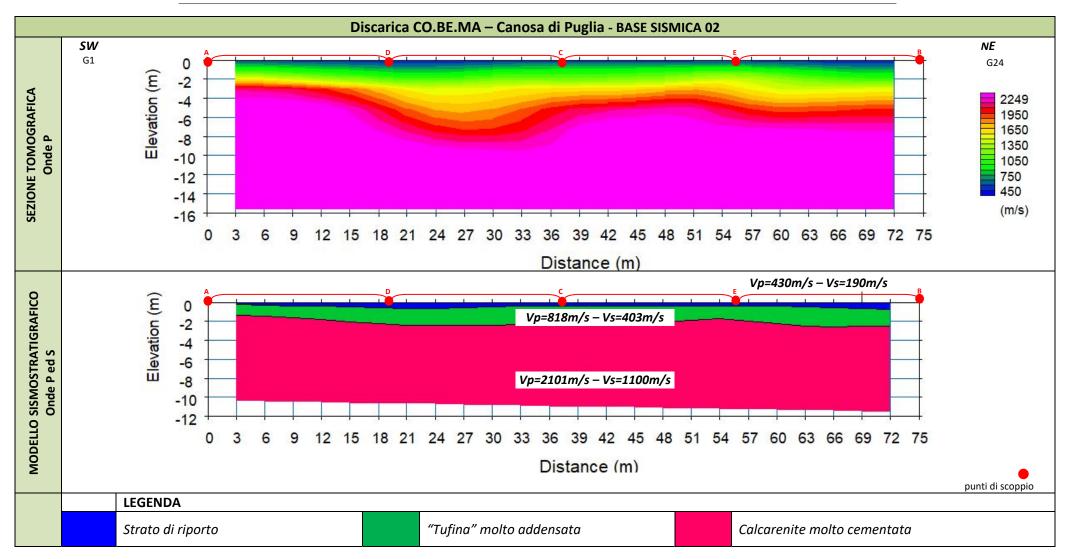






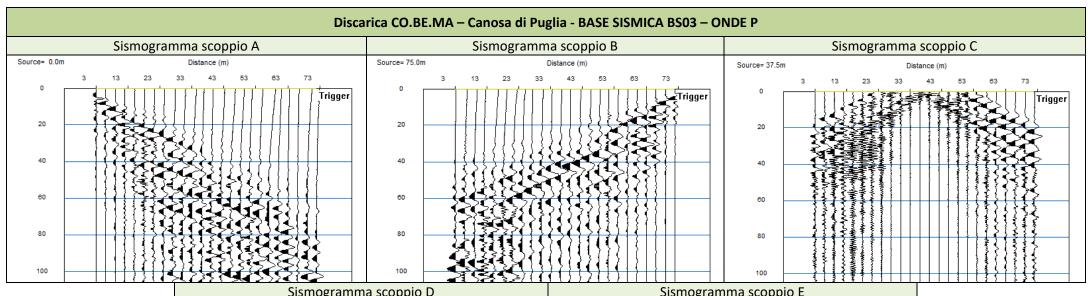


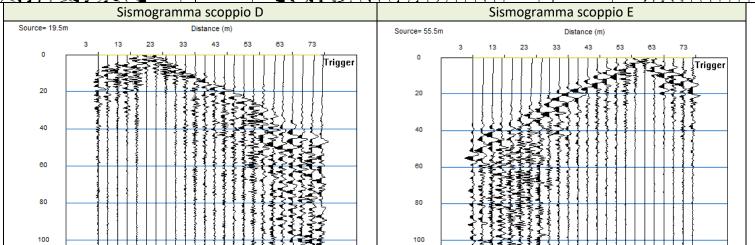






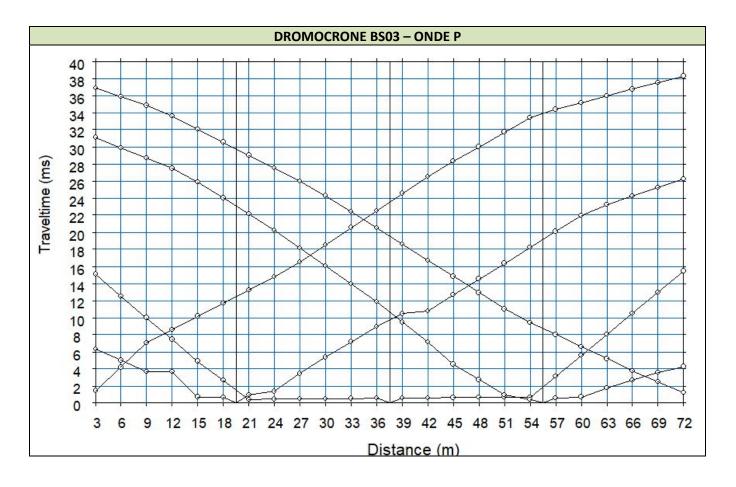






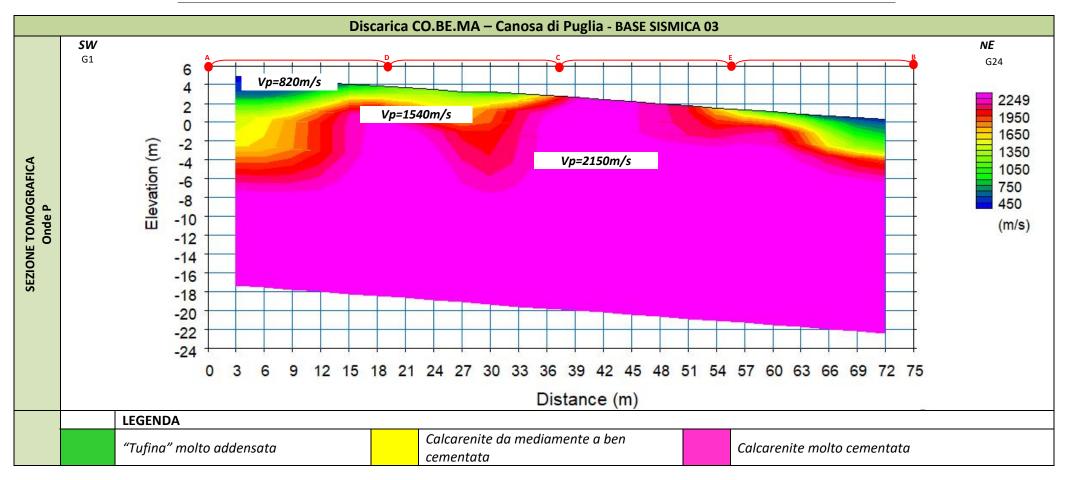














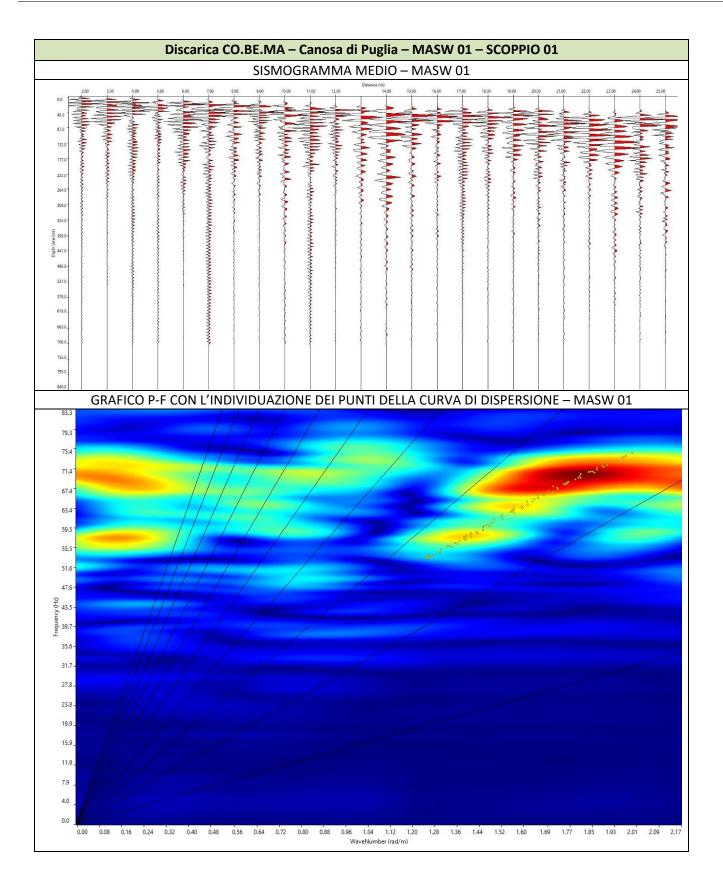


ALLEGATO 02B - PROSPEZIONI SISMICHE: STIMA DEL Vs,eq

- ELABORATI INDAGINI MASW e RE.MI.
 - SISMOGRAMMI MEDI
 - SPETTRI DELLE FREQUENZE
 - CURVE DI DISPERSIONE
 - PROFILI VS

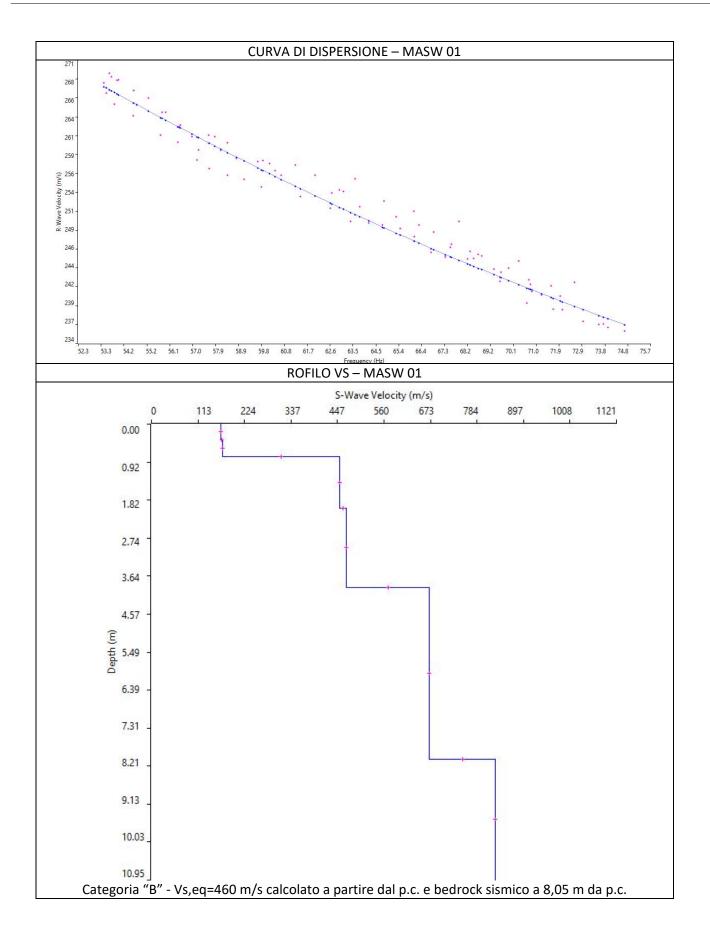












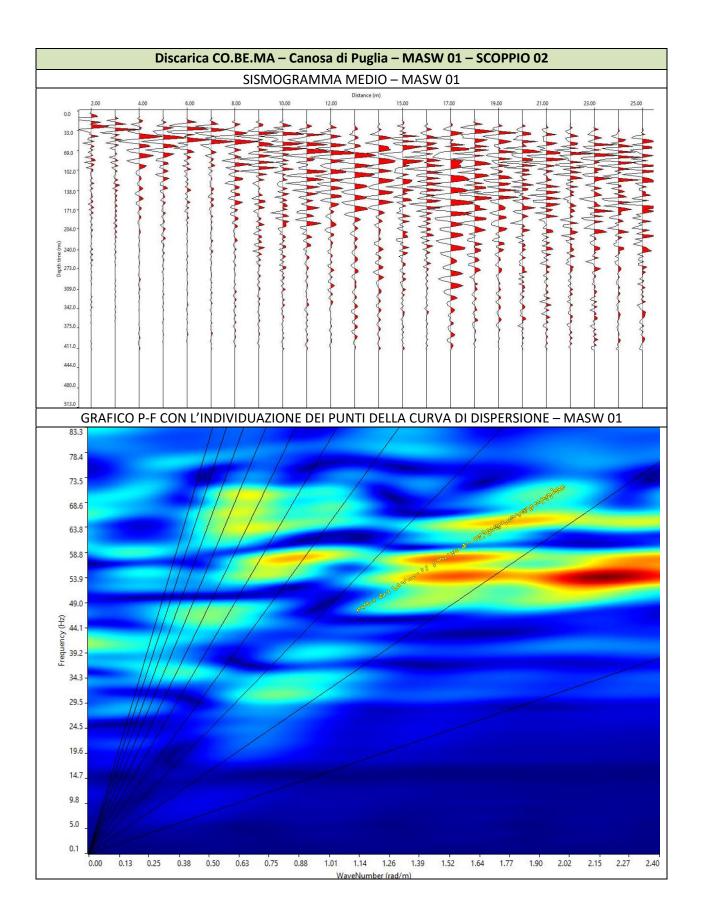




		Thickness	Depth	Vs
Layer 1		0.37	0.00	168
Layer 2		0.40	0.37	172
Layer 3		1.25	0.77	453
Layer 4	П	1.91	2.02	470
Layer 5		4.12	3.93	669
Layer 6		INF	8.04	829

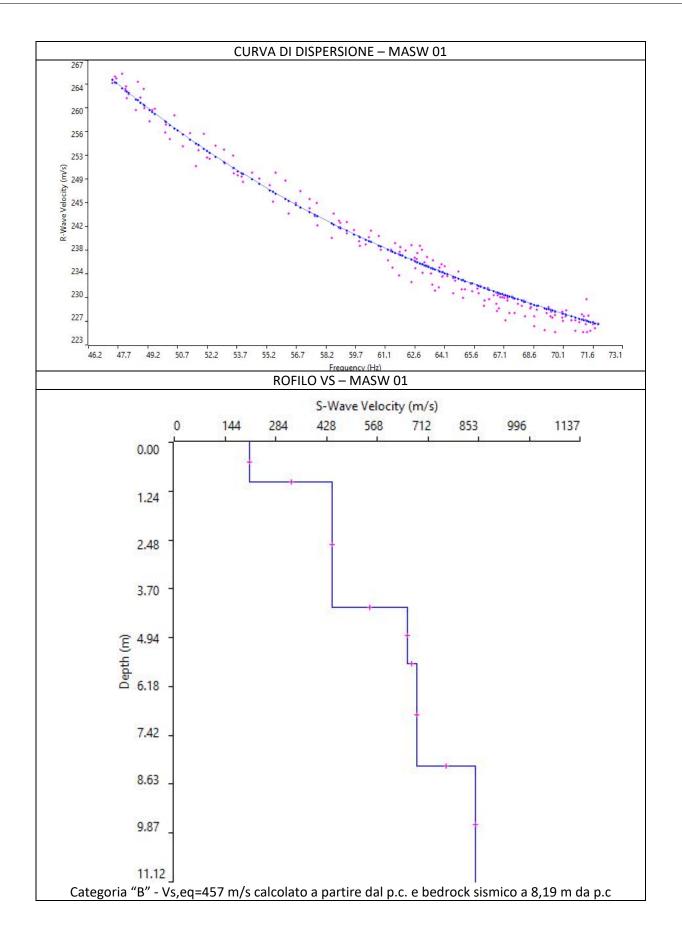












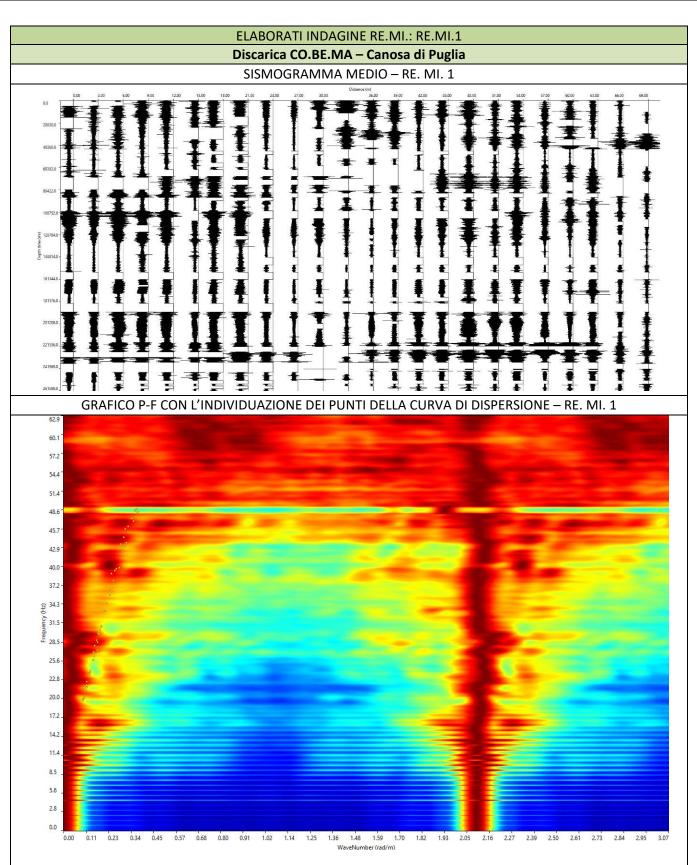




		Thickness	Depth		Vs
Layer 1		1.01	0.00		212
Layer 2		3.16	1.01		442
Layer 3		1.42	4.17		652
Layer 4	Ī	2.60	5.59	Г	680
Layer 5	Ī	INF	8.19	Г	843

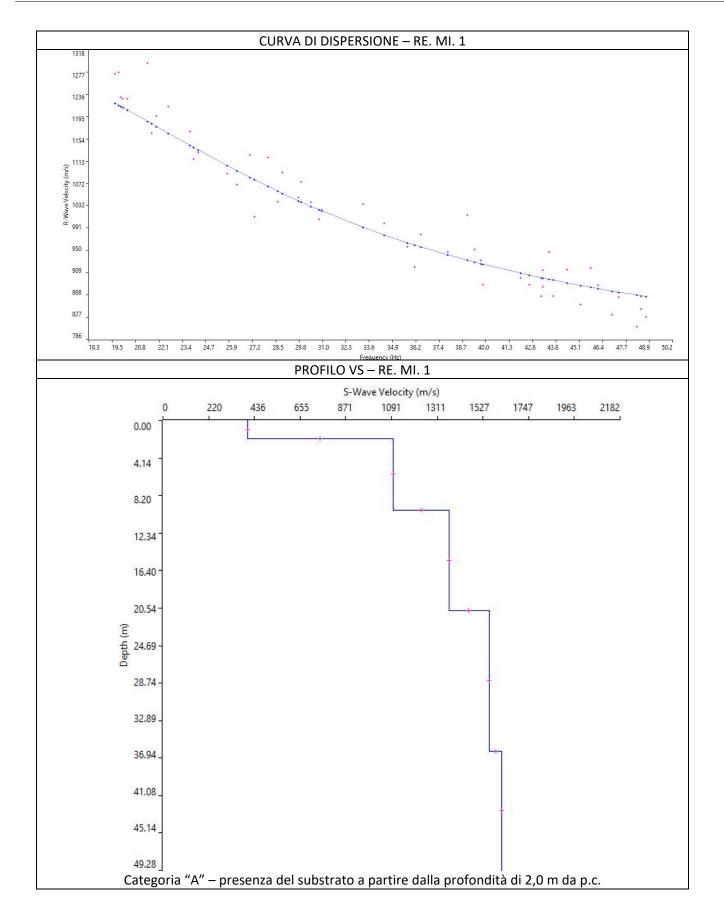
















ALLEGATO 03 – REPORT FOTOGRAFICO DELLE INDAGINI

- PROSPEZIONI SISMICHE A RIFRAZIONE DI SUPERFICIE SEZIONE SISMOSTRATIGRAFICA
- PROSPEZIONI SISMICHE DI SISMICA PASSIVA MASSW E RE.MI.

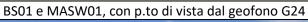




INDAGINI SISIMICHE DI SUPERFICIE

Discarica CO.BE.MA – Canosa di Puglia

BS01 e MASW01, con p.to di vista dal geofono G01





BS01 e MASW01, particolare della strumentazione



BS02 e Re.Mi.01, con p.to di vista dal geofono G01



BS02 e Re.Mi.01, con p.to di vista dal geofono G01



BS02 e Re.Mi.01, particolare della strumentazione









