



TUNNEL EURALPIN

NOUVELLE LIGNE LYON TURIN - NUOVA LINEA TORINO LIONE PARTIE COMMUNE FRANCO-ITALIENNE - PARTE COMUNE ITALO-FRANCESE CUP C11J05000030001

Chantier Opérationnel 02D / Cantiere Operativo 02D

CIG Z9A26AB627

PROGETTO DEFINITIVO IN VARIANTE DI RICOLLOCAZIONE DEL "CENTRO GUIDA SICURA" NEL COMUNE DI BUTTIGLIERA ALTA (OTTEMPERANZA ALLE PRESCRIZIONI N. 27 E 132 DELLA DELIBERA CIPE 19/2015)

RELAZIONI TECNICHE E SPECIALISTICHE RELAZIONE GEOLOGICA E GEOTECNICA - BUTTIGLIERA ALTA

Indice	Date / Data	Modifications / Modifiche	Etabli par / Concepito da	Vérifié par / Controllato da	Autorisé par / Autorizzato da
0	27/05/2019	Première diffusion / Prima emissione	Geol. L. FILIERI	Geol. L. FILIERI	Ing. V. Ripamonti
A	18/12/2020	Transposition observe. TELT/Del. Commun Cesana T.se n° 47 du 25/10/2019 Recepimento osserv. TELT/Del. Comune Cesana T.se n. 47 del 25/10/2019	Geol. L. FILIERI	Geol. L. FILIERI	Ing. V. Ripamonti
В	10/03/2022	Révision suite aux observations du TELT - 28/02/2022 Revisione a seguito osservazioni TELT - 28/02/2022	Geol. L. FILIERI	Geol. L. FILIERI	Ing. V. Ripamonti
-	-	-	-	-	-
-	-	-	-	-	-

	0	2	D	1	8	1	3	9	4	0	N	V	0 6	5	0	0		D		R	E	G	Е	0	0 3	11	. 0	1	В
	Cant Chant	iere Opera ier Opérati	tivo onnel				Contratto Contrat					Opera Ouvrag	e		Tratto Section	Parte Partie		Fase Phase	e Ty	ipo documento Oggetto M rpe de document Objet N			Numer Numére	·o docun o de doc	mento cument		Indice Index		
	I PRO Ing Stu ess Ing Ing Cal Ing	. Val Idio I <i>sebi</i> . Enr . Anc . Oogr . Val	sti (A. ter R DUE INGI ico (drea uppo ter R	TI.): PUN EGNI GUIO DAV di pi	ION TODI ERIA T ICO roget	ΓΙ (C. ECI - studi	apogi Asso io Tecnic one:	ruppo ocia co Asso	o) ti ciato	Ľ	APPALTATO	GEOL A.P. N. SO PHO RE/L'EN	A RI OGO SEZ A 566	STEMONTE * 3700		Fil				Ir IL D	S ndirizzo I VIRETTO	CALA /	- ÉCHELLE sse GED	LE MAÎT	RE D'G	EUVRE		A Stato /	P Statut
13	TE 3 allée Tél. RCS	du Lac : +33 5 Chan P	Sava de Cor Oltra nbery roprié roprie	A Tech istance 68.56 499.55 té TEL tà TEL	1004ac - 73370 5.50 - F 6 952 T Tous T Tutti	- Batir HE BC ax: +3 - TVA droits i dirit	ment ')URGE 33 (0)4 FR 03 s rései ti risei	"Hom T DU L 1.79.6 34395 rvés rvés	ère" - AC (Fra 8.56.7 56952	ince) 5	Ce ; est cofi l'u euroj (DG-	projet nancé pa nion péenne TREN)		** * *	*	Ques è co da	sto proget ofinanziato Ill'Unione europea (TEN-T)	to o			COI Nur In	NSEF mero npres N. RI	PIs.r.I Via di Isci se di T 03 EA 00	- Sec Torino orino 7193 5782	de in 5 n. 1 e al I e cc 1001 21 d	i SU 127 Regi odice 17 i TO	SA istro fisc RIN	(TO) - delle cale O	

1. PREMESSA	3
2. INQUADRAMENTO DELL'AREA DI INDAGINE	4
2a. Inquadramento geografico 2b. Inquadramento geologico e geomorfologico 2c. Inquadramento idrogeologico	4 4 7
3. MODELLO GEOLOGICO DEL SITO IN ESAME	10
4. CARATTERIZZAZIONE GEOTECNICA DEL TERRENO	23
4a. Piano di indagini geotecniche	25
5. ZONAZIONE SISMICA	26
6. QUADRO DI SINTESI	27
7. CONCLUSIONI	28

Allegati

2



1. PREMESSA

La presente relazione geologica viene redatta su incarico del Committente e fa riferimento al progetto di *"Realizzazione di una pista di guida sicura"* in Loc. Ferriera nel Comune di Buttigliera Alta.



Figura 1.1 Planimetria dell'area in studio con sovrapposizione di quanto in progetto (da E/ab. 003 vers.0-19 "Progetto stradale-Buttigliera Alta Planimetria particolareggiata)

3



Foto 1.2 Panoramica area in studio

La presente relazione adempie agli obblighi di legge (N.T.C. 2018) relativamente alla parte geologica e viene realizzata ad integrazione degli elaborati progettuali, costituendone parte integrante, secondo quanto previsto dai vigenti strumenti urbanistici.

In particolare, scopo del presente lavoro è valutare le caratteristiche geologiche, geomorfologiche e idrogeologiche del sito in cui è inserito l'intervento in progetto.

STUDIOAPO

GEO

2. INQUADRAMENTO DELL'AREA DI INDAGINE

2a. Inquadramento geografico

Il sito oggetto di indagine è localizzato a nord del concentrico di Buttigliera Alta, ad una quota media di circa 337 m s.l.m. ed è chiaramente identificabile sulla C.T.R. 1:10.000 sezione 155100 (cfr. Elaborato progettuale n. 002 versione 0-19 "Rilievo planoaltimetrico" con indicazione dettagliata delle quote di progetto e del p.c.).

Le coordinate (rif. UTM-ED50) dell'area oggetto dell'intervento, in posizione circa mediana, sono: 376010E 4994109N

Per l'inquadramento topografico di dettaglio e per gli specifici elaborati si rimanda alle tavole di progetto.

2b. Inquadramento geologico e geomorfologico

L'area indagata è individuabile sulla C.G.I. 1:100.000 Foglio °55, Susa, di cui viene riportato un estratto nella figura 2.1.

Dall'esame della C.G.I. è possibile osservare che il sito di indagine è afferibile ai depositi alluvionali recenti (a^2).

Per ottenere uno sguardo d'insieme della geologia della zona, è opportuno fornire un inquadramento più generale.

4



Figura 2.1 Estratto della C.G.I. foglio Susa con indicazione dell'area oggetto di studio

L'area in studio si colloca in bassa Val di Susa in corrispondenza dell'Anfiteatro morenico di Rivoli-Avigliana che rappresenta una delle più rilevanti tracce del glacialismo alpino italiano. Si trova allo sbocco in pianura della Valle di Susa, dove si è sviluppato in seguito a differenti fasi di avanzamento e arretramento nel corso delle glaciazioni pleistoceniche, a partire da circa 750 mila anni fa.



Dal punto di vista geomorfologico, l'Anfiteatro Morenico è costituito da un insieme di modesti rilievi collinari per lo più rettilinei (dorsali) o debolmente arcuati (cerchie), paralleli tra loro e disposti a formare una sorta di anfiteatro. Dal punto di vista geologico, l'Anfiteatro é formato da un complesso affiorante di depositi glaciali e fluvio-glaciali con estensione in pianta di circa 52 kmg.



Figura 2.2 Ricostruzione dell'area di massima espansione del ghiacciaio della Val Susa nel Pleistocene e di una successiva fase di ritiro (P. Baggio et al., 2003)



Figura 2.3 Modello 3D dell'anfiteatro morenico di Rivoli-Avigliana (M. Giardino et al., 2010)

Pertanto la storia geologica dell'area in studio è estremamente legata all'evoluzione orogenetica alpina e alle condizioni climatiche recenti ed attuali. Infatti, l'asse della bassa Valle di Susa attraversa tre fra le principali unità strutturali del settore nord occidentale dell'arco alpino; da E verso W si ritrovano in successione il Massiccio Ultrabasico di Lanzo, la Formazione dei calcescisti con pietre verdi ed il Massiccio Dora Maira.

Il <u>Massiccio di Lanzo</u>, affiora sul versante orografico sinistro da Caselette sino ad Almese ed è costituito per lo più da rocce peridotitiche, originate dalla risalita di materiale crostale all'inizio dell'orogenesi alpina; tali peridotiti hanno subito, nelle porzioni più superficiali, un processo di serpentinizzazione che ha dato origine a strutture schematizzabili con un nucleo Iherzolitico circondato da Iherzoliti più o meno serpentinizzate e, verso l'esterno, da serpentiniti vere e proprie.

La <u>Formazione dei calcescisti con pietre verdi</u> è suddivisa in due unità: una interna di dominio oceanico ed una esterna di ambiente continentale.

Rocce di entrambe le unità affiorano sui due versanti della valle tra Avigliana e Condove, con ofioliti dell'unità interna (prasiniti, gabbri, serpentiniti, ecc.) assolutamente prevalenti nella zona montuosa del Comune di Sant'Ambrogio.

Il <u>Massiccio Dora Maira</u> rappresenta il substrato cristallino formatosi prima del sollevamento alpino e affiora sia settore centrale della valle sia ad Ovest di Valgioie. E' rappresentato prevalentemente da gneiss e micascisti localmente associati a quarziti, marmi e anfiboliti. Tra Sant'Ambrogio e Chiusa San Michele il Massiccio viene tettonicamente in contatto con le ofioliti della formazione dei calcescisti lungo una linea che attraversa la valle e continua sul versante opposto al di sopra di Condove.





Per un maggior dettaglio dell'inquadramento geologico in questione è possibile riferirsi al recente Foglio 155 -Torino Ovest- alla scala 1:50.000 della Carta Geologica d'Italia (Progetto CARG). In questa carta, della quale si riporta uno stralcio nella figura seguente, l'area in studio è ascritta al "Sintema di Palazzolo" e nello specifico al "Subsintema di Ghiaia Grande " – CSN_{3b} – rappresentato da ghiaie sabbiose a supporto di clasti e sabbie ghiaiose a supporto di matrice con intercalazioni sabbiose, passanti verso l'alto a sabbie siltose inalterate e debolmente alterate di spessore metrico, costituenti i principali fondavalle, i terrazzi sospesi fino a 10 m sugli alvei attuali e i conoidi fluvio-torrentizi attuali; depositi siltosi e sabbioso-siltosi privi di stratificazione e non alterati, di spessore metrico, contenenti alla base lenti ghiaiose di ridotta estensione, costituenti i fondovalle dei corsi d'acqua tributari (depositi fluvio-torrentizi).



6

2c. Inquadramento idrogeologico

L'assetto litostratigrafico ed idrogeologico di questo settore di territorio è fortemente legato alle condizioni geologico-strutturali dell'area, nello specifico si possono distinguere due complessi:

- Complesso Superficiale comprende i depositi fluvioglaciali e alluvionali riferibili al Pleistocene medio-Olocene. È caratterizzato da alternanze di sedimenti di natura ghiaioso-sabbiosa con orizzonti più fini di sabbie e limi debolmente argillosi. La possibile presenza a differenti profondità di orizzonti argilloso-limosi può determinare localmente un effetto di confinamento della falda locale. Questo insieme di depositi di origine fluviale-fluvioglaciale di età Pleistocene medio-Olocene rappresenta <u>l'Acquifero Superficiale</u>, contenente una falda idrica a superficie libera.
- Complesso Villafranchiano costituito in prevalenza da depositi fini impermeabili (argille e limi di ambiente palustro-lacustre) all'interno dei quali sono compresi livelli più grossolani e permeabili (sabbie e ghiaie di origine fluviale). Il Complesso è caratterizzato dalla presenza di discreti acquiferi ospitati nei livelli ghiaioso-sabbiosi che danno origine ad un sistema multifalde in pressione. Questo sistema acquifero presenta un buon grado di protezione da potenziali fenomeni inquinanti in virtù del fatto che è confinato all'interno di depositi fini impermeabili. Le falde in pressione contenute nel Complesso sono separate tra loro e, soprattutto, lo sono rispetto alla falda superficiale.

L'assetto litostratigrafico ed idrogeologico del sito oggetto di studio è quindi caratterizzato dalla sovrapposizione di distinti complessi omogenei dal punto di vista idrogeologico il cui livello di separazione è collocato in corrispondenza del primo orizzonte limoso-argilloso impermeabile.

Per un maggior approfondimento dell'idrogeologia dell'area è stata presa in considerazione la vecchia Carta della base dell'acquifero superficiale del settore di pianura della Provincia di Torino approvata con D.G.P. n. 60-262846/2000 ed elaborata dal Dipartimento di Scienze della Terra dell'Università degli Studi di Torino per conto della Provincia di Torino. L'area indagata risulta collocata nei depositi fluviali prevalentemente ghiaiosi poco o per nulla alterati (Pleistocene sup. - Olocene).





Figura 2.6 Carta della base dell'acquifero superficiale del settore di pianura della Provincia di Torino e profilo stratigrafico 5-5' (Provincia di Torino e Università degli Studi di Torino, 2002)





Lo spessore dell'acquifero superficiale può essere stimato riferendosi alla recente cartografia della base dell'acquifero superficiale redatta dalla Regione Piemonte e approvata con D.D. 900 del 03/12/2012. In questa carta (fig. 2.7) si evince che l'area in studio ricade nella sotto area MC2 rappresentata da depositi alluvionali di fondovalle dove la profondità dell'acquifero profondo si colloca a 50 metri dal piano campagna - nel caso in cui non sia noto il livello piezometrico - o a 50 m dal saturo.



Fig. 2.7 Estratto di BDTRE con indicazione delle linee isopiezometriche (rosso) e delle sottoaree idrogeologiche (D.D. 900 del 03/12/2012)

Sulla base di quanto si può evincere dalla bibliografia ed esaminando l'assetto locale si può affermare quanto segue:

- l'area in studio è ubicata su terreni permeabili ascrivibili al Complesso Superficiale;
- i terreni quaternari, ospitano una falda libera che scorre in direzione E, la soggiacenza della falda libera oscilla nel corso dell'anno verosimilmente tra 8-9 m (cfr. fig. 2.7).

8

POG

Ambiente e Territorio

STUDIOA

Pur in mancanza di misure dirette del livello di falda, dagli studi consultati e dalle risultanze delle prove geofisiche effettuate (la tomografia sismica per onde di compressione P ha evidenziato una zona satura alla profondità di circa 9 m dal piano di calpestio) si può affermare che in condizioni normali la quota della falda superficiale si colloca a profondità non significative per quanto in progetto.

Come si può osservare negli estratti di BDTRE riportati nelle figure seguenti l'area in studio si colloca all'interno sia delle Fasce del P.A.I. (Fig. 2.8) sia di aree contraddistinte da una probabilità di accadimento di un evento alluvionale guantificabile in tempi di ritorno 500 anni (scenario di alluvione R: rare) relativo al reticolo principale di pianura (F. Dora Riparia), così come individuate nelle Mappe di pericolosità e di rischio del Piano di Gestione Rischio Alluvione (PGRA) aggiornate al 2015 (cfr. Fig.2.9).



Per quanto concerne i vincoli comunali e sovracomunali insistenti sull'area in studio si rimanda allo "Studio di Impatto Ambientale - Ri-localizzazione Pista di Guida Sicura" redatto dallo Studio Kiwi & Associati nel maggio 2019.



con

9

3. MODELLO GEOLOGICO DEL SITO IN ESAME

Tenuto conto della tipologia di intervento, per una caratterizzazione litostratigrafica dei terreni che ospiteranno quanto in progetto, in considerazione della fase progettuale si è ritenuto necessario procedere come segue:

- esame delle indagini ricavate dalla banca dati geotecnica di Arpa Piemonte;
- 2. sopralluogo ed osservazione diretta dei terreni nelle vicinanze dell'area in studio nell'ambito di lavori seguiti dallo scrivente;
- 3. esame delle indagini pregresse effettuate in sito nell'ambito del progetto di bonifica dell'area a cura dello Studio "Bortolami - Di Molfetta S.r.l." (sondaggi geognostici), di indagini indirette (MASW e tomografia sismica in onde P) e di una prova di carico su piastra commissionate da CONSEPI S.p.A. per quanto in progetto.

1. La banca dati geotecnica di Arpa Piemonte ha permesso di ricavare numerosi dati stratigrafici, alcuni dei più significativi riportati nel seguito, ottenuti a seguito di alcune perforazioni realizzate nell'intorno dell'area di indagine e ricadenti nello stesso complesso geologico che sarà interessato dai lavori in progetto (Fig. 3.1). I dati ricavati confermano il quadro geologico e idrogeologico dell'area: dal punto di vista geotecnico si ha la prevalenza di **depositi alluvionali sabbioso-ghiaiosi intervallati da livelli limosi** con l'aumentare della profondità, il livello della falda nell'intorno si attesta intorno ai 5,5-7 m dal p. c..

Area in studio 981713 9981714 9981977 998171 9981713 9981712 8163 9981977 81585 9981717 9981716 99814 9981646 9981420 43 9981997 9981989 9982003 Figura 3.1 Ubicazione sondaggi geognostici (a: codice STUDI (6) OGE

perforazione - b: livello falda) e relative stratigrafie semplificate (Arpa Piemonte) su Foglio 155 - prog. CARG e base BDTRE

10

Codice perforazione	Profondità (m)	Descrizione
9981420	4.50	terreno di riporto costituito prevalentemente da ghiaia sabbiosa con subordinati ciottoli, rari blocchi e frammenti lateritici, resti vegetali
9981420	8.00	terreno di riporto costituito da ghiaia sabbiosa con rari ciottoli, frammenti lateritici e resti vegetali
9981420	8.50	terreno rimaneggiato costituito da limo sabbioso con ghiaietto sparso e resti vegetali, moderatamente consistente
9981420	9.40	sabbia eterometrica limoso-ghiaioso fine, moderatamente addensata
9981420	13.00	sabbia debolmente limosa, moderatamente addensata
9981420	13.70	alternanza di livelli di sabbia con livelli siltosi, moderatmaente consistente
9981420	17.00	sabbia prevalentemente limosa, poco addensata
9981420	17.90	alternanza di livelli di sabbia e livelli siltosi, moderatamente consistente
9981420	18.90	limo debolmente sabbioso fine passante a sabbia molto fine limosa, poco consistente
9981420	20.20	limo debolmente sabbioso fine, debolmente argilloso, poco consistente, debolmente plastico
9981420	22.00	sabbia eterometrica limosa, poco addensata
9981420	22.50	limo debolmente sabbioso fine, poco consistente, debolmente plastico
9981420	23.80	sabbia con subardinata laminazioni siltose, moderatamente addensata
9981420	25.00	alternanza di livelli di sabbia e livelli siltosi, moderatamente consistente
9981420	30.00	limo debolmente sabbioso con subordinati livelli sabbioso fini, moderatamente consistente

Codice perforazione	Profondità (m)	Descrizione
9981645	1.20	terreno di riporto costituito da sabbia ghiaiosa limosa con sporadici frammenti lateritici, poco addensato
9981645	4.00	terreno di riporto costituito da limo sabbioso con subordinata frazione ghiaioso e rari frammenti lateritici, poco addensat
9981645	6.40	terreno di riporto costituito da ghiaia sabbiosa con frammenti lateritici, poco addensata
9981645	7.00	terreno rimaneggiato costituito da limo sabbioso con subordinata frazione ghiaiosa, moderatamente consistente
9981645	10.00	ghiaia in matrice sabbiosa debolmente limosa, addensata

Codice perforazione	Profondità (m)	Descrizione
9981420	4.50	terreno di riporto costituito prevalentemente da ghiaia sabbiosa con subordinati ciottoli, rari blocchi e frammenti lateritici, resti vegetali
9981420	8.00	terreno di riporto costituito da ghiaia sabbiosa con rari ciottoli, frammenti lateritici e resti vegetali
9981420	8.50	terreno rimaneggiato costituito da limo sabbioso con ghiaietto sparso e resti vegetali, moderatamente consistente
9981420	9.40	sabbia eterometrica limoso-ghiaioso fine, moderatamente addensata
9981420	13.00	sabbia debolmente limosa, moderatamente addensata
9981420	13.70	alternanza di livelli di sabbia con livelli siltosi, moderatmaente consistente
9981420	17.00	sabbia prevalentemente limosa, poco addensata
9981420	17.90	alternanza di livelli di sabbia e livelli siltosi, moderatamente consistente
9981420	18.90	limo debolmente sabbioso fine passante a sabbia molto fine limosa, poco consistente
9981420	20.20	limo debolmente sabbioso fine, debolmente argilloso, poco consistente, debolmente plastico
9981420	22.00	sabbia eterometrica limosa, poco addensata
9981420	22.50	limo debolmente sabbioso fine, poco consistente, debolmente plastico
9981420	23.80	sabbia con subardinata laminazioni siltose, moderatamente addensata
9981420	25.00	alternanza di livelli di sabbia e livelli siltosi, moderatamente consistente
9981420	30.00	limo debolmente sabbioso con subordinati livelli sabbioso fini. moderatamente consistente

Codice perforazione	Profondità (m)	Descrizione
9982003	0.40	terreno vegetale con ciottoli sparsi
9982003	4.00	riporto di blocchi di gneiss e detrito frammisto a sabbia limosa
9982003	6.30	riporto di ghiaia sabbiosa frammista a detrito
9982003	7.30	limo sabbioso con ghiaia
9982003	10.00	ghiaia sabbiosa con intercalazioni di limo compatto

Codice perforazione	Profondità (m)	Descrizione
9981977	1.70	riporto di blocchi e detriti
9981977	6.80	detriti grossolani, ciottoli frammisti a ghiaia con abbondante sabbia limosa
9981977	8.70	limo sabbioso inglobante ghiaia
9981977	10.00	ghiaietto con sabbia debolmente limosa

Codice perforazione	Profondità (m)	Descrizione
9981714	3.10	riporto di detriti e blocchi calcescisti frammisti a limo sabbioso
9981714	3.90	detriti vari
9981714	6.00	riporto di detriti e blocchi calcescisti frammisti a limo sabbioso
9981714	7.20	limo sabbioso
9981714	7.60	sabbia limosa frammsita a ghiaietto
9981714	8.00	limo debolmente sabbioso compatto
9981714	10.00	sabbia limosa frammista a ghiaia compatta

Codice perforazione	Profondità (m)	Descrizione
9981713	5.00	riporto di blocchi gneissici frammisti a sabbia limosa
9981713	7.10	limo sabbioso mediamente consistente
9981713	10.00	ghiia frammista a sabbia limosa mediamente compatta, con intercalazioni di limi sabbiosi

Codice perforazione	Profondità (m)	Descrizione
9981997	5.60	riporto di blocchi di gneiss e detriti vari frammisti a sabbia limosa
9981997	7.30	sabbia limosa poco compatta
9981997	8.00	ghiaia con rari ciottoli frammista a sabbia
9981997	10.00	sabbia debolmente limosa

STUDIOAPOGEO Ambiente e Territorio 2. I dati ricavati dalle indagini dirette e indirette effettuate nell'intorno del sito in esame ricadenti nel medesimo contesto geologico confermano il quadro geologico sopra riportato. Le indagini in esame si riferiscono alla caratterizzazione litostratigrafica eseguita nel comune limitrofo di Avigliana (dove era prevista la localizzazione della pista di guida sicura prima dell'attuale ubicazione) tramite:

- n°2 sondaggi a carotaggio continuo (fig. 3.3)
- n°6 saggi meccanici, denominati da Sa1 a Sa6, eseguiti con escavatore meccanico (fig. 3.3)
- un'indagine geofisica (una prova per onde superficiali e una tomografia sismica per onde di compressione P)



Figura 3.2 Indagini pregresse su foglio CARG n.155 e su immagine satellitare



Figura 3.3 Ubicazione su estratto di C.T.R. ed immagine satellitare delle indagini pregresse: sondaggi geognostici S1 e S2, saggi meccanici da Sa1 a Sa6 ed indagine sismica



TUDI

ΠΔ

SAGGI e SONDAGGI LOCALIZZAZIONE PRECEDENTE (AVIGLIANA)



Foto 3.4 Esecuzione saggi e sondaggi



Ambiente e Territorio

SSI-CO



Ambiente e Territorio

14

Prova	Profondità d'indagine (m dal p.c.)	Profondità falda (m dal p.c.)	Stratigrafia semplificata
S1	8,30	n.p.	0,00 - 3,60 riporto 3,60 - 5,70 sabbie limose 5,70 - 8,30 ghiaie con ciottoli
S2	8,00	n.p.	0,00 - 3,45 riporto 3,45 - 6,60 sabbie limose 6,60 - 8,00 ghiaie con ciottoli

Tabella 3.7 Caratteristiche dei sondaggi pregressi effettuati

Prova	Profondità d'indagine (m dal p.c.)	Profondità falda (m dal p.c.)	Stratigrafia (m dal piano di calpestio)
S _{a1}	3,00	n.p.	0,00 - 2,00 ghiaie eterometriche in matrice sabbioso limosa 2,00 - 3,00 ghiaie eterometriche in matrice sabbioso limosa con ciottoli poligenici
S_{a2}	3,00	n.p.	0,00 - 3,00 ghiaie eterometriche in matrice sabbioso limosa con ciottoli poligenici
$S_{\alpha 3}$	3,00	n.p.	0,00 - 3,00 ciottoli a spigolo vivo in matrice sabbioso limosa di color nocciola
$S_{\alpha4}$	2,50	n.p.	0,00 - 2,50 ciottoli a spigolo vivo in matrice sabbioso limosa di color nocciola
S_{a5}	3,00	n.p.	0,00 - 3,00 ghiaie eterometriche in matrice sabbioso limosa con ciottoli poligenici
S_{a6}	3,00	n.p.	0,00 - 3,00 ghiaie eterometriche in matrice sabbioso limosa con ciottoli poligenici

Tabella 3.8 Caratteristiche dei saggi pregressi effettuati

Dai risultati ottenuti si evince che la copertura di riporto presenta uno spessore compreso tra i 2 m e i 3,5 m circa ed è rappresentata da materiale eterogeneo quali ciottoli, ghiaie sabbiose, frantumato di roccia e successivamente per circa 3 m sono presenti sabbie limose di colore grigio con consistenza da scarsa e mediocre poste al di sopra delle ghiaie mediegrossolane addensate in matrice sabbiosa. In allegato si riportano le stratigrafie dei terreni attraversati dai sondaggi (S1-S2).

INDAGINI GEOFISICHE LOCALIZZAZIONE PRECEDENTE (AVIGLIANA)

L'indagine geofisica consistita in una prova per onde superficiali e una tomografia sismica per onde di compressione P ha permesso di verificare:

- ✓ uno strato superficiale (materiale eterogeneo di riporto) caratterizzato da bassi valori di velocità delle onde P (350-500 m/s) e spessore di circa 2,5-3 m (in accordo con le indagini geognostiche dirette svolte);
- ✓ un secondo strato formato da terreno naturale composto da limi e sabbie caratterizzato da valori di velocità di 700-900 m/s. Lo strato è caratterizzato da un notevole contenuto di acqua interstiziale;
- ✓ la zona satura alla profondità di circa 9-10 m da piano campagna;
- ✓ un valore di V_{s30} calcolato alla quota del piano di imposta delle fondazioni pari a 331 m/s (suolo di classe sismica "C").

STUDIOAPOGE Ambiente e Territorio

- 3. Le indagini pregresse svolte nell'area in studio si riferiscono a:
 - ✓ una prova di carico su piastra (marzo 2014) al fine di valutare gli effetti che i rilevati di terreno possono avere sul materiale in sito
 - ✓ n°4 sondaggi geognostici con caratterizzazione geomeccanica tramite SPT e analisi granulometriche, denominati S21-S22-S23-S24, svolti nel maggio-luglio 2003 a corredo del progetto definitivo dell'intervento di bonifica e messa in sicurezza nell'area del comprensorio Teksid a cura dello Studio "Bortolami - Di Molfetta S.r.l." (fig. 3.9)
 - ✓ una prova per onde superficiali e una tomografia sismica per onde di compressione P effettuate nel giugno 2016 per il progetto in studio al fine di valutare l'effetto della risposta sismica locale tramite il calcolo del parametro V_{S30} e ricostruire la topografia del substrato roccioso individuando possibili variazioni laterali (fig. 3.9)



Fig. 3.9 Ubicazione indicativa delle indagini pregresse su immagine satellitare

PROVA DI CARICO SU PIASTRA

L'indagine è stata svolta nell'area della discarica, per quanto concerne i risultati ottenuti si rimanda alla relazione allegata redatta dell'ing. M. Battaglio.

SONDAGGI GEOGNOSTICI

Nelle figure che seguono si riportano le stratigrafie dei quattro sondaggi allegate alla *Relazione Tecnica descrittiva* dello Studio "Bortolami - Di Molfetta S.r.l." a corredo del "Progetto definitivo di intervento nell'area del comprensorio Teksid (...)."



STUDIOAPO

Dall'osservazione delle colonne stratigrafiche si evince che:

- la quota della falda si attesta intorno ai 6 m dal p.c. nei sondaggi S21-S22-S23, mentre risulta più profonda nel sondaggio S24 (10.40m dal p.c.);
- 2. i depositi alluvionali presentano una granulometria decrescente all'aumentare della profondità passando da ghiaie-sabbiose/sabbieghiaiose a sabbie medio-fini con frazione limosa e successivamente limo-argilloso.

		ABRAT	E	Committente Cantiere Localita'	Studio tecnico ass. Bor Teksid s.p.a Recuper Avigliana (TO) - Ioc. Fe	tolam o aml rriere	i e D bient	i Mo ale a	lfetta area	a discar	ica		SO	S21	GIO	FC	GLIO	
`	Tel I Tel I Hep: 0	anni Agnelli, 71 - 1003 0119724411 ka Fax Inversionate k E-mai	22 Carmagnola (To) 0119771889 E info@abrate.it	Perforazione i Dep. cassette	cantiere (nei pressi di S1)	erminat	ail	16/00	6/2003 Scela	3 1: 7 5		SONDAGGIO S21 Il compi dott. M. L states are a set by a set solution in a set soluti			latore avezzo		
profondita' dal p.c. (m)	potenza dello strato	sezione statigrafica		descr	izione litologica	livello stab. della falda	metodo e diam. di perforazione	diametro rivestimenti	percentuale di carotaggio	piezometro a tubo aperto	inclinometro	S.P.T.	pocket penetrometer	pocket vane lest	campioni ind. Shelby	campioni nimaneggiati	permeabilità (cm/s)	
0.20	0.20	* * *	Terreno di c	opertura vege	tale.	1	-	-			1		-					
0.70	9.9	0.0	Sabbia fine	ghiaiosa, scio	lta, colore grigio-brunastro.						1							
	3,50		Sabbia ghia	iioso-limosa, a	kidensata, colore grigio chiaro.							3.00 16-21-20 4.50						
4.60	1.30	0.0.0	Sabbia e gh ratamente a	niaia a tratti de Iddensata, col	bolmente limosa, ossidata, mode ore bruno-grigiastro.	5.90						15-13-12						
.90	1.70	(0)000 0)0)0 0)0)0	Ghiaia e lim addensata, o	o sabbioso, di colore bruno.	iscreta ossidazione ed alterazione	-	rotaggio continu					7.50					- 6.00 - 1.02E-0	
7.60	89	322.5	Ghiaia fine	e sabbia debo	olmente limosa, elevata ossidazio	-	on ca					9-14-15					- 7.50 -	
120 -	2.30	0.000	Sabbia med mosa a lim bondante, p	lamente adoer fio-fine debolr ioaa con live oco addensat	nsata, colore bruno-ocraceo. nente ghiaiosa, da debolmente li li dealmetidi a matrico fino ab a, colore marrone scuro-grigiastro		ero rotopercutsione o diam. 131 mm	178 mm	* 001									
0.50	0.00	57.02	Sabbia fine	limosa, a trat	ti con matrice scarsa e/o assente	-	zione					10.50						
1.10	8		Argilla limo	sala, colore bi sa, moderata	amente consistente, debolmente		5											
15.40	3.60		Argilla limos	e limo argillo aliamente addei o-sabbiosa fir	rec. so, talora in alternanza decimetri nsata con livelli meno competenti ne, poco consistente, a tratti anche												- 13.50 - 4.15E-01 - 15.00 -	
17.00	1.60	14121415 14121515 14151515	to, colore gr	ie, estremame rigio con sfum	nte plastica, torbosa a fondo stra ature nocciola da ossidazione.													
La quo	ta di in	nizio foro corrisp	oncie al piano di e	campagna.		li piezom Rifluimen	etro insi to di sa	allato è	del lipo	a tubo ape	nto in P	VC diam. 4						



	ABRA	Committente Studio technico ass. Borro Cantere Teksid s.p.a Recupero Localitar Avigliana (TO) - loc. Ferr	amb	bient	ale a	area	discari	ica		sor	S22	2 2	FO	1
Via Gio Te http	ovarni Agnelli, 71 - 10 8. 0119724411 ca R c Awww.abrate.it - E-m	22 Canageola [5] 0115/21889 Dep. cassette <u>cantiere (nei pressi di S1)</u>	T	erminat	a 1	2/06	Scala	1:75			ll c dott.	ompil M. La	atore	zo
protondita' dal p.c. (m) potenza	dello strato sezione stratigrafica	descrizione litologica	livello stab. della falda	metodo e diam. di perforazione	diametro rivestimenti	percentuale di carotaggio	plezometro a tubo aperto	indinometro	S.P.T.	pocket penetrometer	pocket vane test	campioni ind. Shelby	campioni rimaneggiati	permeabilità (cm/s)
0.20 0.21 0.20 0.21 2.90 08 0 3.70 08 0		Terreno di copertura vegetale. Sabbia e ghiaia a tratti debolmente limosa, da moderata- monte addensata ad addensata, colore grigio chiaro. Argilla limosa debolmente sabbiosa fine, moderatamente consistente, plastica, colore grigio. Ghiaia prevalentemente grossolana sabbiosa debolmente li- mosa, moderatamente addensata, colore da grigio a noccio-							<u>3.00</u> 5-6-8					
4.50 9.60 9.60 9.60 9.60 9.60 9.60		a. Sabbia ghiaiosa debolmente limosa, moderatamente ad- densata, colore nocciola grigiastro. Come sopra, con livetti centimetrici limosi. Ghiala fine e sabbia debolmente limosa, generalmente po-	6.70	gia continua					14-16-19					- 6.00 -
7.20 02.00		co addensata, ossidata, colore bruno chiaro con stumature ocracee. Come sopra, non ossidata, colore grigio. Sabbia fine e/o finissima limosa, da poco a moderatamente addensata, colore grigio.		arcussione con carotag	178 mm	100 %			7.50 3-3-4					1.22E-0
9.30 R 0.00 R 4.20	La Referencia de la Referencia de la Constanta	Come sopra, sciolta. Sabbia fine e limo argilloso, talora in alternanza decimetri- ca, moderatamente addensata con livelli meno competenti, colore grigio.		rotazione e/o rotopi				-19.5	10.50 5-5-7					— 9.00 - 1.93E-0 — 10.50 -

18



	and an and a standard and and and and and and and and and an	ABRAT	E	Committente Cantiere	Studio tecnico ass. Bort Teksid s.p.a Recuper	olami o amt	i e D bient	i Mo ale a	lfetta area (discari	са	_	SON	NDAG	3GIO 3	FO	GLIO
	fa Giover Tel. 0 http://	ni Agnell, 71 - 1002 019724411 ca Fac vaw.abrite.it - Estail	2 Carmagnola (To) 0119771889 5 info€abrateJt	Perforazione i Dep. cassette	nizieta il 13/06/2003 cantiere (nei pressi di S1)	erminati	aii 1	13/06	5/2003 Scala 1	:75			ll c dott	ompi M. L	latore avezz	zo
profondita' dal p.c. (m)	potenza dello strato	sezione stratigrafica		descr	izione litologica	livello stab. della falda	metodo e diam. di perforazione	diametro rivestimenti	percentuale di carotaggio	piezometro a tubo aperto	inclinometro	S.P.T.	pocket penetrometer	pocket vane test	campioni ind. Shelby	campioni rimaneggiati	permeabilità (cm/s)
0.20 1.30 4.60 5.30 6.20 6.20 6.40 9.60 -	2.00 4.80 3.20 0.70 1.00 2.30 1.10 20		Terreno di c Ciottoli (diar co addensa mento a ter; Come sopra chi rocciosi addensato, la scogliera) Sabbia deb ne, colore b Ghaia e lim so prevalen ziature ocra Sabbia fine ziature ocra Sabbia fine tratti sciolta Sabbia fine tratti sciolta	popertura vege m. max. 12-15 tat. colore no go della scogli a, limiso, conor (max. 18-20 colore bruno i). ioiso-limosa, i colore bruno i). ioiso-limosa, i colore bruno i ioiso-limosa, i colore della scogli tat. 200 (max. 18-20 colore bruno i). ioiso-limosa, i colore della scogli ioiso-limosa, i ioiso-limosa, i ioisoa, poco co coe. icolore grigiai biso, colore gri ico, colore gri ico, colore gri ico, colore gri	Itale. cm) e sabbia ghiaioso-limosa, po- ciola-grigiastro (probabile riempi rera). frustoli vegetali, presenza di bioc cm) di granitoide, moderatamente (probabile riempimento a tergo del addensata, colore grigio. oso-fine, limosa, debole ossidazio o. on livelli centimetrici a limo-argilio isidazione, colore bruno con scre ata, colore ocra scuro. nsistente, plastica, colore nocciola ti grossolana, debolmente limosa taltice abbondante e/o prevalente ta addensata, colore, grigio scurd da ossidazione. mente argillosa, poco addensata. a stro. fine, poco consistente, estrema gio con sfumature nocciola da ossi	6.00 =	rotatione elo recoercussione con osrciaggio contrinuo denn. 133 mm elemp.	uu 2,1	% 00)			300 13-rft (3 cm) 2-1-5 7.50 5-5-8 12.00 6-7-3					
17.00	ota di in	nizio foro corrisp	onde al piano di	campagna.		Il piezon Da segn tra 9 n 1	etro ins	tallato è uimenti da p c	del tipo di sabbi	a tubo ape a in colonn	no in F	VC diam. 4	1°. 50				

19



	Via Gina	ABRAT	22 Comagnola (Tid	Committente Cantiere Localita' Perforazione	Studio tecnico ass. Teksid s.p.a Recu Avigliana (TO) - Ioc.	Bortola pero a Ferrie	am ami ere	i e D bient	ale	area	a discari	ca		SO	S24	3GIO I	FC	GLIC
	Tel. https://	0119724411 r.a Fa www.abrate.it - E-ma	c0119771889 il: info≪abrate.it	Dep. cassets	cantiere (nei pressi d	li S1)	_				Scela 1	:75			dott	. M. L	latore avezz	žo
profondita' dal p.c. (m)	potenza dello strato	sezione stratigrafica		desc	izione litologica		livello stab. della falda	metodo e diam. di perforazione	diametro rivestimenti	percentuale di carotaesio	piezometro à tubo aperto	inclinometro	S.P.T.	pocket penetrometer	pocket vane test	campioni ind. Shelby	campioni rimaneggiati	permeabilità (cm/d
0.50	0.60	2-20-	Terreno di c ciottoli altera	copertura pre ati e sfatti, ele	valentemente limoso-sabbioso avata ossidazione, consistente	e, co-												_
	1.40		Terreno rim sabbia debo	aneggiato ci Imente limos	ostituito da ghiaia eterometri a, moderatamente addensata,	ica e colo-												
2.40 -	0.50		Ghiala ciotto deratamente rastro.	olosa e limo s e addensata,	abbioso, discreta alterazione maleodorante, colore grigi	, mo- o-ne-												
	2.80	00000000000000000000000000000000000000	Ghiaia etero centimetrici I	ometrica e sa limosi, adden	bbia debolmente limosa, rari sata, colore grigio.	livelli							3.00					
- 5.20 -	0:00		Come sopra scuro - grigia	a, limosa, de astro con scre	bole ossidazione, colore mar ziature ocracee.	rrone												
· 6.10	0.90	0.00	Sabbia etero mente adder	metrica ghiai nsata, colore	osa debolmente limosa, mode grigio.	erata-							6.00					
7.00	0.70		Ghiaia med densata, colo	lio-fine sabb	oso-limosa, moderatamente	ad-		one										
7.70	1.70		Sabbia limos anche poco nastre da os	so-ghiaiosa, r addensata, sidazione a te	noderatamente addensata, a colore grigio con sfumature tto e a letto dello strato.	tratti bru-		caretaggio conti npl.					9.00					
9.40	2.40	0,0,0,0	Sabbia medi mosa a limo bondante, po	io-fine debolr osa con live oco addensat	nente ghiaiosa, da debolmen li decimetrici a matrice fine a, colore marrone scuro-grigia	ite li- ab- istro. 11	0.40	o rotopercussione con dism. 131 mm ser	178 mm	100 %								
11.80	2.80	222222	Sabbia fine I generalmente	limosa, a trat e poco adder	i con matrice scarsa e/o asse sata, colore bruno scuro.	ente,		rotazione e					12.00 9-8-6					
14.60	1.70		Sabbia fine I addensata e/	lmoso-argillo lo sciolta, cole	sa, matrice a tratti assente, p pre grigio.	росо							15.00 3-2-2					
16.30	8		Sabbia fine e ca, moderata colore grigio.	e limo argillo: imente adder	o, talora in alternanza decim sata con livelli meno competi	netri- tenti,												
20.00	2.70		Argilla debolr a tratti anche grigio con sfu	mente limoso e inconsisten imature nocci	-sabblosa fine, poco consiste e, estremamente plastica, co ola da ossidazione.	ente, blore		,						-				

Profondità NSPT σ'νο DR ø E' Sondaggio (°) (Kg/cm²) (%) (n° colpi) (t/m2) (m) 6.27 100 46 650.6 41 3.3 S21 25 9.12 80 44 481 4.8 523.4 7.8 29 12.92 77 43 5 30 30 269 10.8 15.62 364.4 14 6.27 68 36 3.3 S22 92 45 587 4.8 35 9.12 7 31 290.2 12.72 42 7.8 35 343.2 12 15.42 52 10.8 11.97 30 279.6 6 40 6.3 \$23 14.82 55 33 353.8 7.8 13 17.07 47 32 322 12.3 10 3.3 47 6.27 100 46 714.2 524 703.6 6.3 46 11.97 100 44 37 534 9.3 30 17.67 75 364.4 50 34 12.3 14 21.47 258.4 24.17 22 25 15.3 4

Tab. 3.10 Interpretazione delle prove penetrometriche da "Relazione Tecnica descrittiva" a corredo del "Progetto definitivo di intervento nell'area del comprensorio Teksid (...)" dello Studio Bortolami - Di Molfetta S.r.I., luglio 2003

 $S T \cup D I O A P O G E O$ Ambiente e Territorio 20

INDAGINI GEOFISICHE

Sono state effettuate una prova per onde superficiali (SWM) ed una tomografia sismica per onde di compressione P coincidente con il profilo SWM.

Nelle tabelle successive si riportano sinteticamente i parametri di acquisizione delle indagini eseguite, mentre in allegato viene restituita integralmente la relazione geofisica redatta a cura della ditta GAMUT S.r.l. con le procedure di elaborazione dati e relativa interpretazione.

Identificativo linea	P	
Lunghezza stendimento (m)	61.25	
Direzione stendimento	S - N	
Canali (numero)	48	T 1 0 11
Spaziatura geofoni (m)	1.25	lab. 3.11
Tempo di campionamento (µs)	125	
Finestra di acquisizione (s)	0.5	dell'indagine
Sorgenti (numero)	9	tomografica
Identificativo linea	SW	
Lunghezza stendimento (m)	58.75	
Direzione stendimento	S - N	
Canali (numero)	48	Tab. 3.12
Spaziatura geofoni (m)	1.25	Schema
Tempo di campionamento (µs)	250	riassuntivo
Finestra di acquisizione (s)	2	SWM





TOMOGRAFIA SISMICA IN ONDE P

Si riportano le sezioni di velocità di propagazione delle onde P (cfr. fig. 3.14) e le relative mappe di copertura dei raggi sismici (cfr. fig. 3.15):



STUDI G Ambiente e Territorio

OAPO



L'analisi delle tomografie sismiche a rifrazione in onde P e delle relative mappe di copertura dei raggi sismici (Figg. 3.14 e 3.15) permette le seguenti considerazioni:

- la sezione vede essenzialmente le onde dirette che si propagano nel primo metro e solo nella porzione centrale raggiungono un rifrattore posto a circa 9 m di profondità. La velocità di propagazione delle onde P sul margine inferiore della sezione è circa 1500 m/s, corrispondente molto probabilmente al livello saturo, compatibile con la quota della Dora Riparia
- 2. non sono apprezzabili variazioni laterali lungo la sezione.

PROFILO DI VELOCITA' E VALUTAZIONE DEL PARAMETRO V_530

Il dataset acquisito è composto da 35 sismogrammi, di cui 20 relativi all'energizzazione sul lato sud dello stendimento e 15 sul lato nord. Ciascuna registrazione contiene 48 tracce con spaziatura di 1,25 m.

Il profilo che meglio si adatta alla curva di dispersione sperimentale è riportata in figura 3.16.



Strato (numero)	Velocità (m/s)	Spessore (m)	Profondità da p.c. (m)
1	210	1.0	0 - 1.0
2	302	4.3	1.0 - 5.3
3	248	7.7	5.3 - 13.0
4	434		da 13.0

Tabella 3.17 Profilo Vs - Parametri del modello di figura 3.16



L'analisi del profilo stratigrafico, riportato in fig. 3.16, evidenzia un assetto sismo stratigrafico caratterizzato dalla presenza dei seguenti livelli:

I. un livello superficiale, fino a circa 5 m di profondità, probabilmente riconducibile allo strato di riporto;

ll. un sismostrato sottostante con valori di velocità delle onde S contenuti (Vs ≈ 250 m/s) fino alla profondità di circa 13 m;

III. un livello profondo, oltre i 13 m, caratterizzato da materiali più rigidi caratterizzato da un aumento di valori di velocità delle onde S (circa 435 m/s).

Il valore di V_{s30} calcolato alla quota del piano di imposta delle fondazioni (-1 m da piano campagna) è 346 m/s.

Pertanto è possibile definire il contesto geotecnico esaminato come <u>suolo di</u> <u>classe sismica "C"</u> (l'elaborazione del dato ottenuto rimane invariato con l'applicazione delle NTC 2018).

4. CARATTERIZZAZIONE GEOTECNICA DEL TERRENO

>13

La caratterizzazione geotecnica dei terreni in studio è stata effettuata a partire dai dati del profilo MASW. I valori devono essere interpretati come indicativi e possono variare rispetto ad altre metodologie in quanto ottenuti tramite correlazioni empiriche. Il profilo verticale MASW assomiglia, per certi versi, al grafico di una prova penetrometrica. Tale similitudine deriva da una nota correlazione utilizzata generalmente per valutare le velocità delle onde di taglio a partire da dati penetrometrici.

Nel caso in esame, per derivare il valore di N_{SPT} si è utilizzata la formula di Ohta and Goto (1978):

$$V_{\rm S} = 85,35^{*}(N_{\rm SPT})^{0,348}$$

Noto il valore di N_{SPT} è possibile derivare direttamente il valore di angolo di attrito. Per derivare l'angolo di attrito si è utilizzato il metodo di correlazione diretta RBS (Road Bridge Specification) che si basa sulla seguente relazione:

$$\phi' = (15^* \text{N norm})^{0.5} + 15$$

Strato	Profondità (m)	Velocità Vs (m/s)	N _{SPT}	φ′
1	da 0,0 a -1,0	210	13	29
2	da -1,0 a -5,3	302	37	38
3	da -5,3 a -13,0	248	21	32

l valori ottenuti e la loro variazione lungo il profilo MASW di riferimento, pari a 30 m di profondità, sono riportati in Tabella 4.1.

Tab. 4.1 Valori di N_{SPT} e angolo d'attrito ϕ 'calcolati sulla base del profilo MASW (tab. 3.17)

434

I valori geotecnici così calcolati **sono da ritenersi indicativi** dell'intorno analizzato. Si sottolinea che, trattandosi di valori dinamici in contesti con eterogeneità verticali e laterali, come quello oggetto della presente relazione, potrebbero discostarsi dai valori ottenuti con prove dirette o di laboratorio.



	Profondità	Stratigrafia	Parametri geotecnici
		terreni eterogenei	$c = 0 \text{ kg/cm}^2$
Livello 1	0,00 - 5,00m	costituenti il riporto	$\phi = 28^{\circ}$
		antropico	$\gamma = 1,95 \text{ t/m}^3$
	5.00m 12.00	Depositi ghiaioso sabbiosi	$c = 0 \text{ kg/cm}^2$
Livello 2	5,00m - 15,00	in matrice fine crescente	$\varphi = 30^{\circ}$
	ITI	con la profondità	$\gamma = 1,80 \text{ t/m}^3$
			$c = 0 \text{ kg/cm}^2$
Livello 3	> 13,00 m	Depositi sabbioso limosi	$\varphi = 26^{\circ}$
			$\gamma = 1,90 \text{ t/m}^3$

Da un punto di vista geotecnico, in base a quanto ricavato dalle indagini svolte, la stratigrafia dei terreni attraversati può essere stimata come segue:

* massima profondità indagata con l'indagine MASW

Si sottolinea che i parametri geotecnici indicati sono stati determinati prendendo in considerazione valori cautelativi per ogni strato a seguito di quanto individuato grazie alle indagini effettuate, alla raccolta di dati di letteratura e alle informazioni pregresse dello scrivente derivanti dall'esperienza progettuale ed esecutiva in terreni simili e in aree limitrofe a quella in esame.

In base a quanto ricavato dalle indagini effettuate in corrispondenza dell'area oggetto di studio, dalle conoscenze pregresse dello scrivente e dalla bibliografia, la stratigrafia dei terreni attraversati può essere considerata abbastanza omogenea, anche in accordo alla geologia dell'area indagata che risulta essere piuttosto uniforme.

I risultati delle indagini esaminate consentono di delineare l'assetto litostratigrafico locale in corrispondenza dell'area oggetto di intervento, che verrà in ogni caso approfondito nella successiva fase progettuale soprattutto laddove è prevista la realizzazione di un nuovo fabbricato ed il laghetto di raccolta acqua, dove le profondità di scavo previste sono dell'ordine rispettivamente del metro e di 3,5 m dal p.c..

La progettazione delle piste ricade in gran parte nel rilevato legato all'attività di bonifica della ex discarica di scorie da fonderia ex Teksid caratterizzato dalla presenza di uno strato di protezione superficiale delle scorie (capping) che non consente operazioni di scavo, se non per profondità molto modeste (circa 30cm) e nella porzione orientale su terreni attualmente agricoli.

Considerata la <u>difficoltà di accesso al sito</u> in questa fase del progetto non è stato possibile implementare le indagini geognostiche, pertanto per poter procedere alla caratterizzazione dettagliata del sottosuolo in esame, controllare puntualmente la profondità della falda in corrispondenza degli scavi più profondi nonché verificare la presenza e relativa potenza di terreno rimaneggiato si ritiene necessario effettuare indagini integrative come specificato nel capito che segue. 24

STUDIOAPO

4a. Piano di indagini geotecniche

Per poter procedere alla caratterizzazione dettagliata del sottosuolo dei terreni in esame, dovranno inoltre essere effettuate le indagini geognostiche di seguito elencate:

- n. 10 saggi realizzati mediante escavatore meccanico spinti fino alla profondità di:
 - 1,0m da p.c. dal saggio n.1 al n.8 laddove la profondità massima di scavo in progetto è pari a 1m;
 - 4,0m da p.c. nei saggi n.9-10 in corrispondenza del bacino di accumulo in progetto che raggiungerà la profondità di circa 3.5 m da p.c..

L'ubicazione dei punti di indagine è riportata nelle figure che seguono.





25

Figura 4.2 Estratto BDTRE e immagine satellitare con indicazione dell'area in studio e dei punti di indagine previsti

La campagna di indagini geognostiche dovrà essere effettuata con il duplice scopo di prelevare i campioni di terreno da sottoporre ad analisi di laboratorio chimico per la valutazione della gestione delle Terre e rocce da scavo (cfr. "Piano preliminare di utilizzo in sito delle terre e rocce da scavo escluse dalla disciplina dei rifiuti" contenuto nello Studio di Impatto Ambientale) e di osservare e studiare direttamente i terreni che ospiteranno le opere in progetto. Nella rimanente porzione di area non si ritiene necessario prevedere ulteriori indagini in quanto non avverranno scavi se non per le operazioni di scotico superficiale del terreno vegetale.

5. ZONAZIONE SISMICA

Il Comune di **Comune di Buttigliera Alta** ricade in Zona sismica 3 secondo la classificazione sismica del territorio piemontese prevista dalla D.G.R. n.6–887 del 30/12/2019.

Le Norme Tecniche per le Costruzioni prevedono, in aggiunta alla suddetta classificazione, la determinazione dell'accelerazione orizzontale in modo più dettagliato in funzione delle coordinate geografiche e delle caratteristiche geomorfologiche del sito, a partire dai valori forniti dalla Norma stessa riferiti ad un reticolo di riferimento i cui nodi non distano più di 10 Km. La valutazione dei parametri che definiscono le accelerazioni sismiche relativamente alle aree di intervento secondo la più recente normativa in vigore, ottenuti per interpolazione a partire dai valori di riferimento, è stata pertanto effettuata utilizzando l'applicativo Geostru PS 2018; i risultati ottenuti, sulla base dei quali è possibile ricavare lo spettro di risposta per le azioni sismiche per la struttura in esame, sono riportati nelle figure che seguono.





SSI-CO

I. Affollamento normale. Asse	enza di funz. pu	bbliche e	sociali	
Vita Nominale	50			*
Z Interpolazione	Supe	rficie riga	ta	*
CU = 1				
Stato Limite	Tr [anni]	a _g [g]	Fo	Tc [*] [s]
Operatività (SLO)	30	0.032	2.477	0.199
Danno (SLD)	50	0.040	2.535	0.215
Salvaguardia vita (SLV)	475	0.097	2.537	0.263
Prevenzione collasso (SLC)	975	0.123	2.538	0.272
Periodo di riferimento per l'azione sismica:	50			

- C.								
P	Tipo	Sta	bilità de	e <mark>i</mark> pendii	e fond	azioni		
∎ Mu	ri di sostegno che H (m) 1	non s	ono in ş	grado di	subire us (m 0.1	spostar i)	nenti.	
3	Cat. Sottosuolo			C				
	Cat. Topografic	a		T1				
			SLO	SLD)	SLV	SLC	
SS Ai strat	mplificazione igrafica		1,50	1,5	0	1,50	1,50	
CC C	oeff. funz categoi	ria	1,79	1,7	4	1,63	1,61	
ST Ai topo	mplificazione grafica		1,00	1,0	0	1,00	1,00	
Acc	.ne massima atte	sa al s	ito [m/s	2]		₽	0.6	
Coef	ficienti	SLO		SLD	SL	V	SLC	
kh		0.00	9	0.012	0.	029	0.044	
kv		0.00	5	0.006	0.	014	0.022	
Ama	x [m/s²]	0.46	4	0.581	1.	421	1.812	
Beta		0.20	0	0.200	0.	200	0.240	

l valori di accelerazione sismica orizzontale ($K_{\rm h}$) e verticale ($K_{\rm v}$) sono stati determinati considerando:

- categoria di sottosuolo di tipo "C" (dato ricavato dalle indagini geofisiche)
- categoria topografica "T1"
- ▶ classe d'uso II
- ► V_N ≥ 50
- ▶ c_u pari a 1,0

Le verifiche hanno consentito di determinare i seguenti parametri, relativi allo Stato Limite di Salvaguardia della Vita (SLV):

$$K_{h} = 0,029 - K_{v} = 0,014$$

 $a_{max} = 1,421 \text{ m/s}^{2}$

6. QUADRO DI SINTESI

I risultati delle indagini effettuate, correlati con le informazioni desumibili dai dati bibliografici, hanno consentito di determinare l'assetto litostratigrafico locale in corrispondenza dell'area oggetto di intervento, caratterizzato da una prevalenza di depositi alluvionali ghiaioso sabbiosi in matrice fine dotati di mediocri caratteristiche geotecniche. Si sottolinea che la successiva fase progettuale consentirà di definire in modello geologico del sito.

La falda libera superficiale si colloca ad una profondità di circa 9 m da p.c. (dato stimato da indagini geofisiche).

27

STUDIOAPOGE Ambiente e Territorio Nel corso della prosecuzione dell'iter progettuale dell'opera dovrà essere implementata la campagna di indagine geognostica.

I dati geotecnici riportati sono stati desunti dalla bibliografia, da pregressi lavori eseguiti in aree ricadenti nel medesimo contesto geologico di quello in studio e dalle indagini condotte nella fase preliminare; la presente sarà pertanto integrata e approfondita (come espressamente previsto dalla vigente normativa) con gli esiti di una specifica campagna di indagini, al fine di definire nel dettaglio l'assetto litostratigrafico dell'area in esame.

Le indagini in programma, illustrate nel presente elaborato, consentiranno sia di approfondire il quadro ambientale dell'area in esame sia di verificarne l'assetto litostratigrafico.

La campagna di indagini prevede l'esecuzione di:

- n. 10 saggi meccanici con prelievo di campioni di terreno;
- analisi di laboratorio (tal quale e test di cessione in caso di presenza di terreno di riporto) come indicato nel D.Lgs. 152/2006 e s.m.i. e nel D.P.R. 120/2017.

7. CONCLUSIONI

In base a quanto emerso dalle elaborazioni descritte nel presente studio si afferma che:

- da un punto di vista idrogeologico la falda idrica superficiale, in base alle indicazioni bibliografiche ed alle risultanze dello studio effettuato si colloca in condizioni normali a profondità non significative per quanto in progetto (circa 9 m da p.c.);
- per quanto concerne i vincoli comunali e sovracomunali si rimanda allo "Studio di Impatto Ambientale - Ri-localizzazione Pista di Guida Sicura" redatto dallo Studio Kiwi & Associati;
- da un punto di vista geotecnico il terreno in cui ricadono le opere in progetto può essere classificato come ghiaioso sabbioso in matrice fine;
- i parametri geotecnici indicati sono stati stimati sulla base delle indicazioni bibliografiche, dei valori V_s ottenuti dall'indagine MASW e delle conoscenze pregresse dello scrivente, assumendo valori cautelativi che sono da ritenersi indicativi.

Considerata la <u>difficoltà di accesso al sito</u> in questa fase del progetto non è stato possibile implementare le indagini geognostiche, che verranno approfondite nella successiva fase progettuale soprattutto laddove è prevista la realizzazione di un nuovo fabbricato ed il laghetto di raccolta acqua, dove le profondità di scavo previste sono dell'ordine rispettivamente del metro e di 3,5 m dal p.c.;

 quanto riportato nel presente elaborato costituisce una prima analisi delle caratteristiche geologico-tecniche dell'area di studio, risultato di una serie di sopralluoghi effettuati ad integrazione dei dati bibliografici disponibili e delle indagini pregresse condotte. Nel presente elaborato è stato predisposto un piano di indagini necessario per approfondire sia il quadro geologico-geotecnico sia lo stato di qualità ambientale del sito oggetto di intervento che prevede l'esecuzione di n. 10 saggi meccanici con prelievo di campioni di terreno da sottoporre ad analisi chimiche;

• in via preliminare si può affermare che, vista l'entità dei lavori in programma, non si ritiene che la realizzazione delle opere in progetto introduca fattori di rischio geologico.

GI REGIONE Geol. Luca FILIERI FILIERI ATE LOGO .P. SEZ A N. 566 BO PROFESSIO VA



ALLEGATI

INDAGINI SVOLTE NEL TERRITORIO DI AVIGLIANA

(ex ubicazione pista di guida sicura)

INDAGINI SVOLTE IN SITO

30



INDAGINI SVOLTE NEL TERRITORIO DI AVIGLIANA (ex ubicazione pista di guida sicura)

- Stratigrafie sondaggi S1 S2
 - Indagini geofisiche

R	٩PI	PORTO	D DI INDAGINI, PRELIEVO E/O PF	ROV	'E IN	SIT	O n	° 13	/13			A EI RO\	MISS.	RAPPC 8/10/20	DRTO 13
	2	2		ME	TODO	PERF	ORA	ZION	IE;		SON	IDA(GGIO;	15/13	
	1	P	ANGE A. s.a.s	AT	azione k TREZZ	ATUR	nm A:				DAT	AD	ESEC	UZION	IE:
Via Lung 10032 Bi	o Ben KANDI	INDAGIN tola 47 ZZO (TO)	E GEOGNOSTICHE E GEOFISICHE, MONITORAGGI, MICROPALE E TIRANTE tel: 011-0178525 faz: 011-0178726	Per	foratrice V MK 60	Idraul	lca d	ngolat	а		25/1	0/201	13 Inizio 13 fine		
COM	רדות	ENTE;	1864 011-01010-0	CA	NTIER	E: Avi	gliana	1			2.07 11				
CONS	FPI	S n A		Rllo	callzzaz	lone o	iel ce	ntro re	glona	le di ç	gulda	a slcu	Jra		
LEGE		1. 1.		RE:	SPONS Geol. N	ABIL arco	E DI CASA	SITO	:						
	C.A.	1	CAMPIONI AMBIENTALI E QUOTA DI PRELIEVO	DIR	RETTO	RE:									
	0,5 - 0,7	m		Ing.	Geol. N	larco	CASA	LE							
	Γ	₹		A			N	P	GIO				- T	ςe	
Ę	1:10	GRAF	DESCRIZIONE	FAL	INI	ETR	ĬŽ	MEN	DTAG		S.P.1	Γ.	ne no	one no on van m')	e
OFO	ALA	SATIC		ELLO	BIEN	ZOM	PP6	EST	CARC				Coesio cm²) ccm²)	Coesit nata o (Kg/o	α.
R R	S S	STE		≧	AM	믭		2	8	ź	N2	В	Sec.	2 e s	F88988888
		0000	Ghiale eterometriche in matrice sabbioso-ilmosa, di colore da grigio a marrone chiaro. Subordinati dottoli		C.A. 1		Ĩ	1 T	Ť						
	1		poligenici Ø max 5 cm, generalmente a spigolo vivo.		0,5•0,7 m										
1.40 -	2		Calcestruzzo.												
			Ghlale eterometriche sabblose di colore grigio. Subordinati ciottoli poligenici Ø max 5 cm,		1,8 • 2,0 m			127							
2.90 -	3		generalmente a spigolo vivo, Sabbie limose di colore grigio con screziature ocracee		C.A. 3 2,5 • 2,8 m										
3.60 -			e ferruginose. Poco consistenti. Rari clasti centimetrici.				ы В								
	4	EE S	matrice sabbloso-limosa di colore grigio-marrone scuro.	EVATA			SEMPL		-100						
	5		Sabble Ilmose e Ilmi sabblosi di colore da grigio a nocciola chiaro con sfumature verdastre. Consistenza	ONRI			6 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	4.50	6						
5 70			da scarsa a mediocre. Subordinata frazione clastica	N DA N			CARO'								
5.70 -	6		Zuinacea.	2											
	7		Ghlale poligeniche con ciottoli subarrotondati Ø max 10												
			da grigio a marrone chiaro, con sfumature ocracee e												
	8		terruginose.												
8.30 -		(C). 0_Val.					8,30		8.30						
	9														
	10														
	11														
	12														
	13														
	14														
	15														
NOT				Ļ											
* Mls	ura d	lella falda (effettuata In data 25-10-2013, entro un foro dl												
son	dagg	io rivestito	, ma non attrezzato a piezometro,												
	00	Desir	1										0470		4-11.4
MOd.	33	- Kev. 0	1								A	LLE	GATC	13-P	ag. 1 01 1



RAPPO			NOV ME	E IN	SIT	O n	° 13 ZION	/ 14 IE;	DA DI CO SO	TA E PRO MME NDA	MISS. 1 VA: 2 SSA: GGIO;	RAPP(8/10/20 15/13	DRTO 13
Via Lungo Bendola 10032 BRANDIZZO		AN. C. S. C.	ATT Perf	REZZ/ oratrice / MK 60	ATUR Idraul	nm XA: Ica di	ngolat	а	DA 25/ 25/	TA D 10/20 10/20	l ESEC 13 InIzlo 13 fine	UZION	IE:
COMMITTENTE:				Rilocalizzazione del centro regionale di guida sicura									
CONSEPT S.	p.A.		RE	SPONS Geol. N	ABIL	E DI CASA	SITO						
LEGENDA.			DIR	ETTOR	RE:	onon							
			Ing.	Geol. N	larco	CASA	LE	_	-				-
PROFONDITA' SCALA 1:100	STRATIGRAFIA	DESCRIZIONE	LIVELLO FALDA	CAMPIONI AMBIENTALI	PIEZOMETRO	PERFORAZIONE	RIVESTIMENTO	% CAROTAGGIO	S.P	.T.	Cu Coesfore non drenata con pocket (Kg/cm ³)	Cu Coesione non drenata con vane test (Kg/cm ²)	ROD
0.50		Sabble limose poco consistenti; colore marrone.				1	1	1					
8,500 - 1 2,200 - 2 3,055 - 4 3,055 - 4 6,660 - 7 10 10 11 12 10 11 12 10 10 10 10 10 10 10 10 10 10		Sabble limose poco consistenti; colore marrone. Limi sabblosi di colore nocciola con screziature grigle ed ocracee. Consistenza media. Serie di clottoli a solgolo vivo di gnelss e micascisti, in matrice limoso-sabblosa di colore nocciola. Ghiale poligeniche con sabble e clottoli (Ø max 10 cm, a tratti debolmente limose, di colore griglo-marrone. Resti di laterizto e fili elettrici. Trovante di gnelss Sabble limose di colore griglo scuro, a tratti debolmente limosa, di colore griglo scuro, a tratti debolmente limosa, di colore griglo scuro, a tratti decimetrici francamente limose, con sfumature ocracee e verdastre. Subordinata frazione clastica ghialosa. Consistenza da scarsa a mediocre. Ghiale poligeniche con clottoli subarrotondati Ø max 5 cm, in matrice sabblosa, debolmente limosa, di colore da griglo a marrone chiaro, con sfumature ocracee e ferruginose.	FALDA NON RILEVATA*										
NOTE: * Misura dell sondaggio	lla falda el rivestito, Rev. 0	ffettuata in data 25-10-2013, entro un foro di ma non attrezzato a piezometro,									GATO	04-P	ag. 1 dl 1





CARATTERIZZAZIONE SISMICA DI SITO

COMUNE DI AVIGLIANA (TO)

RELAZIONE TECNICA

Committente: Studio Tecnico Dott. Ing. Valter Ripamonti

RS13045
23/10/2013
0
ing. Stefano Stocco
ing. Stefano Stocco

GAMUT S.r.I. CF e IVA: 10087030010 REA: TO1104410 - Capitale Sociale: € 10000 i.v. Sede legale: corso Re Umberto 56, 10128 Torino Sede operativa: via Maiole 15, 10040 Leinì TO www.gamutgeophysics.com - info@gamutgeophysics.com tel: +39 011 9987452 - fax: +39 011 7432123



INDICE

IND	DICE	Ε	2
1	RIA	ASSUNTO	3
2	PR	EMESSA	3
3	OB	BIETTIVI E INDAGINI ESEGUITE	4
4	ST	RUMENTAZIONE	7
5	INF	FORMAZIONI A PRIORI	8
6	EL/	ABORAZIONE DATI	8
6	.1	Tomografia sismica in onde P	9
6	.2	Prova per onde superficiali	11
7	IN	TERPRETAZIONE GEOFISICA	20
8	PA	RAMETRO VS30	21
8	.1	Stima del Parametro VS30	22
9	то	MOGRAFIA SISMICA – Nota tecnica	22
9	.1	Introduzione teorica	22
9	.2	Modalità di acquisizione	23
9	.3	Elaborazione dei dati tomografici	23
10	F	PROVE PER ONDE SUPERFICIALI – Nota tecnica	24
1	0.1	Introduzione teorica	24
1	0.2	Modalità di acquisizione	26
1	0.3	Elaborazione dati di onde superficiali	27
11	E	BIBLIOGRAFIA ESSENZIALE	29



1 RIASSUNTO

In data 22 ottobre 2013 si è eseguita un'indagine geofisica in comune di Avigliana (TO), finalizzata alla valutazione dell'effetto della risposta sismica locale tramite il calcolo del parametro V_s30 , ai sensi del D.M. 14/01/2008. A tale scopo sono stati acquisiti due profili sismici coincidenti, uno per onde superficiali (SWM) e uno di tomografia sismica in onde di compressione (P).

L'elaborazione con metodo probabilistico della curva di dispersione ottenuta con la prova per onde superficiali ha fornito un fuso di possibili soluzioni da cui è stata calcolata la distribuzione del parametro V_s30 .

L'interpretazione del set di possibili soluzioni, congiuntamente all'analisi di informazioni a priori disponibili, ha permesso l'estrazione di un singolo profilo di velocità delle onde di taglio (S), ritenuto il più rappresentativo, da cui è stato calcolato il parametro V_s30 .

La tomografia sismica integrativa ha consentito di migliorare la qualità dell'elaborazione del profilo di V_{S} , fornendo maggiore solidità interpretativa e ottenendo informazioni di carattere stratigrafico lungo lo stendimento.

Il valore del parametro $V_s 30$ calcolato riferito al piano di imposta delle fondazioni (-1 m da piano campagna) è 331 m/s.

2 PREMESSA

La presente relazione tecnica descrive le modalità operative adottate in fase di acquisizione, le procedure di elaborazione dei dati e l'interpretazione geofisica della caratterizzazione sismica di sito eseguita in comune di Avigliana (TO) per la rilocalizzazione del centro regionale di guida sicura.

L'indagine è stata eseguita in data 22 ottobre 2013.



3 OBIETTIVI E INDAGINI ESEGUITE

Gli scopi dell'indagine sono i seguenti:

- Fornire informazioni indirette sulla velocità di propagazione delle onde sismiche di taglio, secondo un profilo verticale relativo ai primi 30 m di profondità, misurati dal piano di imposta delle fondazioni (-1 m da piano campagna). L'indagine è finalizzata alla valutazione dell'effetto della risposta sismica locale, tramite il calcolo del parametro V_s30, ai sensi del D.M. 14/01/2008 (capitolo 8).
- Ricostruire la topografia del substrato roccioso, individuare possibili variazioni laterali.

Per soddisfare queste esigenze sono state condotte le seguenti indagini:

- Una prova per onde superficiali (SWM).
- Una tomografia sismica per onde di compressione P, coincidente con il profilo SWM.

Le tabelle seguenti riportano sinteticamente i parametri di acquisizione delle indagini eseguite.

Si rimanda ai capitoli 9 e 10 per gli approfondimenti sulle metodologie utilizzate.

rabena 1. Senema nassunavo den madgine tomogranea.					
Identificativo linea	Р				
Lunghezza stendimento (m)	73.5				
Direzione stendimento	0 - E				
Canali (numero)	48				
Spaziatura geofoni (m)	1.5				
Tempo di campionamento (µs)	125				
Finestra di acquisizione (s)	0.5				
Sorgenti (numero)	9				

l'abella 1. Schema flassuntivo dell'Indagine tomografica	Tabella 1	. Schema	riassuntivo	dell'indagine	tomografica
--	-----------	----------	-------------	---------------	-------------


Identificativo linea	SW
Lunghezza stendimento (m)	70.5
Direzione stendimento	0 - E
Canali (numero)	48
Spaziatura geofoni (m)	1.5
Tempo di campionamento (µs)	500
Finestra di acquisizione (s)	2

Tabella 2. Schema riassuntivo dell'indagine SWM.

In Figura 1 si mostra l'ubicazione planimetrica dell'indagine eseguita. Le figure seguenti mostrano immagini fotografiche dello stendimento.



Figura 1 – Ubicazione planimetrica da immagine aerea. In giallo lo stendimento sismico (fuori scala).





Figura 2 – Foto dello stendimento - Ubicazione.



Figura 3 – Foto dello stendimento - Particolare.



4 STRUMENTAZIONE

La strumentazione utilizzata per l'acquisizione dei dati è la seguente (Figura 4 e Figura 5):

- sismografo Geometrics GEODE costituito da due moduli a 24 canali controllati tramite laptop, per un totale di 48 canali disponibili; l'intervallo di campionamento è selezionabile tra 20 µs e 16 ms; la durata dell'acquisizione è funzione della frequenza di campionamento con il limite di 64000 campioni per canale; la dinamica del convertitore analogico/digitale è di 24 bit;
- geofoni verticali SENSOR SM-6/U-B con frequenza propria di 4.5 Hz;
- sorgente impulsiva: mazza da 5 kg su piastra metallica di ripartizione, dotata di trigger elettrico per contatto;

I dati sono stati elaborati e interpretati con:

- software non commerciale GIADA sviluppato in esclusiva da Gamut srl;
- RAYFRACT 3.06 Intelligent Resources Inc.



Figura 4 – Sismografo Geometrics Geode.





Figura 5 – Geofono verticale SENSOR SM-6/U-B.

5 INFORMAZIONI A PRIORI

Sono disponibili le seguenti informazioni a priori derivanti da un sondaggio centrato sullo stendimento sismico:

- materiale eterogeneo di riporto fino a 2.9 m di profondità
- oltre i 2.9 m depositi alluvionali originali composto da limi e sabbie, inconsistenti.

6 ELABORAZIONE DATI

Nel seguito vengono descritte le modalità di elaborazione e di interpretazione dei dati acquisiti, corredate da alcune valutazioni critiche sulla qualità dei dati e sull'affidabilità dei risultati ottenibili.



6.1 Tomografia sismica in onde P

La prima fase prevede il picking dei tempi di primo arrivo su ogni sismogramma acquisito.

A titolo di esempio, Figura 6 riporta il picking dell'energizzazione (shot) n. 15 della tomografia.



Figura 6 – Esempio di picking manuale dei primi arrivi delle onde P (shot n. 15).

Definita la topografia della superficie, la seconda fase dell'elaborazione prevede l'inversione di tutti i tempi di primo arrivo. Si producono le sezioni di velocità di propagazione delle onde P (Figura 7) e le relative mappe di copertura dei raggi sismici (Figura 8).

Sulle figure sono tracciate le intersezioni tra le tomografie. La numerazione degli shot in superficie coincide con la numerazione dei file registrati in campagna.

Si è scelto di adottare una scala verticale di quota relativa, ponendo lo zero alla quota del piano campagna.





Figura 7 – Sezione tomografica di velocità delle onde P nel sottosuolo.



Figura 8 – Copertura dei raggi sismici della sezione tomografica di Figura 7.

La qualità del picking e dell'inversione è valutata mediante il confronto, per ogni shot, tra le dromocrone sperimentali e quelle calcolate.

A titolo di esempio, la Figura 9 riporta le dromocrone della tomografia con la traccia n. 15 in evidenza.





Figura 9 – Dromocrone della tomografia, (in evidenza lo shot n. 15)

6.2 Prova per onde superficiali

Il dataset acquisito è composto da 20 sismogrammi, di cui 10 relativi all'energizzazione sul lato est dello stendimento e 10 sul lato ovest. Ciascuna registrazione contiene 48 tracce con spaziatura di 1.5 m.

La Figura 10 riporta lo stacking del sismogramma relativo all'energizzazione dall'estremo est.





Figura 10 – Selezione del sismogramma della prova SW – Energizzazione lato est.

Il dato è trasformato in dominio f-k (Figura 11) e sono estratte e pulite le curve di dispersione (Figura 12).



Figura 11 – Spettro f-k del sismogramma di Figura 10.





Figura 12 – Curva di dispersione estratta dallo spettro di Figura 11.

Il modo fondamentale delle curve di dispersione può essere mostrato in funzione della lunghezza d'onda λ diviso 2.5 (Figura 13) che dà un'idea qualitativa della profondità indagata e permette una valutazione preliminare sull'affidabilità dei risultati in funzione della profondità. La scala colori rappresenta la velocità di propagazione delle onde S per ogni lunghezza d'onda.





Figura 13 – Modo fondamentale delle curve di dispersione espresso in funzione di $\lambda/2.5$.

Si definisce un intervallo di variabilità dei parametri di modello (spessore degli strati, velocità delle onde di taglio, densità, coefficiente di Poisson), compatibile con la geologia del sito e si producono alcune migliaia di modelli di Vs compatibili con l'intervallo di variabilità dei parametri (Tabella 3)

Numero di profili generati	10000
Numero di strati	3
Densità associata ad ogni strato (kg/dm ³)	1.8 - 1.9 - 1.9
Coefficiente di Poisson	0.3 - 0.3 - 0.45
Vs minima (m/s)	200 - 250 - 350
Vs massima (m/s)	250 - 320 - 500
Spessore minimo (m)	2 – 5
Spessore massimo (m)	3 - 15

Tabella 5. Intervallo ul variabilita del parametri ul modello.	Tabella 3.	Intervallo	di variabilità	dei pa	arametri o	di modello.
--	------------	------------	----------------	--------	------------	-------------



Il problema diretto viene risolto per tutti i modelli estratti. Tramite un test statistico, si individuano i soli modelli in cui si minimizza la differenza fra il set di dati sperimentali e il set di dati calcolati (Figura 14 e Figura 15).



Figura 14 – Curve di dispersione delle possibili soluzioni che descrivono il dato sperimentale in modo statisticamente equivalente.





Figura 15 – Set di modelli delle possibili soluzioni che descrivono il dato sperimentale in modo statisticamente equivalente. In evidenza il profilo definitivo.

Per ognuno di questi modelli si calcola il valore di V_s30 dal piano di imposta delle fondazioni, secondo la formulazione proposta nel D.M. 14/01/2008. Dalla distribuzione di tutti i valori di V_s30 stimati (Figura 16) è possibile ricavare valore medio (333 m/s) e relativa deviazione standard (5 m/s).





Figura 16 – Curva di distribuzione dei valori di V_s30 stimati dal piano di imposta delle fondazioni.

Le informazioni geologiche note a priori e quelle desunte dall'indagine tomografica permettono di selezionare ulteriormente i modelli che descrivono il dato in modo statisticamente equivalente. In questo modo si seleziona il profilo che meglio si adatta a queste informazioni. (Figura 17).

La profondità di indagine è qualitativa ed è riferita alla quota media del piano campagna.





Figura 17 – Profilo stratigrafico di Vs (profondità da piano campagna) con indicazione del piano di imposta delle fondazioni.

In Figura 18 le curve di dispersione relative al profilo scelto di Figura 17 sono sovrapposte agli spettri f-k, mentre in Figura 19 sono sovrapposte alle curve di dispersione sperimentali.





Figura 18 – Spettri f-k normalizzati e fitting delle curve di dispersione.



Figura 19 – Curve di dispersione da modello (punti rossi) e curve di dispersione sperimentali con relativa incertezza (barre nere).



I parametri del modello di Figura 17 sono riportati in Tabella 4.

			J • •
Strato (numero)	Velocità (m/s)	Spessore (m)	Profondità da p.c. (m)
1	253	2.8	0 - 2.8
2	263	11.3	2.8 - 14.1
3	417		da 14.1

Tabella 4. Profilo Vs - Parametri del modello di Figura 17.

Il valore di V_s30 del modello finale, calcolato alla quota del piano di imposta delle fondazioni (-1 m da piano campagna) è **331** m/s.

7 INTERPRETAZIONE GEOFISICA

L'analisi delle tomografie sismiche a rifrazione in onde P e delle relative mappe di copertura dei raggi sismici (Figura 7 e Figura 8) permette le seguenti considerazioni:

- Si notano due rifrattori
- Lo strato superficiale (materiale eterogeneo di riporto) è caratterizzato da bassi valori di velocità delle onde P (350-500 m/s) e spessore di circa 2.5-3 m.
- Il secondo strato (primo rifrattore) è formato dal terreno naturale composto da limi e sabbie ed è caratterizzato da valori di velocità di 700-900 m/s. Lo strato è caratterizzato da un notevole contenuto di acqua interstiziale.
- Il secondo rifrattore identifica la zona satura, alla profondità di circa 9-10 m da piano campagna.

Il profilo di Vs (Figura 17 e Tabella 4) mostra:

 Uno strato superficiale di ridotto spessore (2.8 m) riconducibile al materiale di riporto (Vs ≈ 250 m/s).



- Un secondo strato formato da terreno naturale poco compatto caratterizzato da valori di velocità delle onde S di circa 260 m/s fino alla profondità di circa 14 m.
- Oltre i 14 m di profondità si nota probabilmente il medesimo strato, ma con un grado di compattazione maggiore(Vs ≈ 420 m/s).

8 PARAMETRO VS30

Il D.M. 14/01/2008 (Norme Tecniche per le Costruzioni) disciplina la progettazione e la costruzione di nuovi edifici soggetti ad azioni sismiche, oltre alla valutazione della sicurezza e degli interventi di adeguamento su edifici esistenti soggetti al medesimo tipo di azioni.

La definizione dell'azione sismica a cui gli edifici sono soggetti è legata alla determinazione di alcuni fattori importanti per l'edificio stesso, tra i quali la classificazione del suolo di fondazione su cui l'edificio verrà costruito.

 V_s 30 è la velocità media di propagazione entro 30 m di profondità delle onde di taglio e viene calcolata con la seguente espressione:

$$V_{S30} = \frac{30}{\sum_{i=1}^{N} \frac{h_i}{V_i}}$$

 h_i = spessore (in m);

 V_i = velocità delle onde di taglio dello strato i-esimo, per un totale di N strati presenti nei 30 m superiori;

N = numero di strati.



8.1 Stima del Parametro VS30

E' stato dimostrato (Comina et al., 2010) che, data un'adeguata profondità di investigazione, la non unicità della soluzione non costituisce un problema per la stima della V_s30 . e che il metodo delle onde superficiali fornisce risultati comparabili a quelli ottenuti con metodi invasivi quali down-hole test (DH) o seismic dilatometer test (SDMT).

Per questo motivo, la metodologia proposta non fornisce un unico profilo di Vs, ma un set di possibili soluzioni che descrivono il dato sperimentale in modo statisticamente equivalente.

Per ogni modello si calcola il valore di V_s30 secondo la formulazione proposta nel D.M. 14/01/2008 e dalla distribuzione dei valori di V_s30 stimati è possibile ricavare un valore modale che rappresenta il parametro V_s30 del sito.

9 TOMOGRAFIA SISMICA – Nota tecnica

9.1 Introduzione teorica

La tomografia sismica per onde P è una tecnica che sfrutta la velocità di propagazione delle onde sismiche di compressione, al fine di ottenere informazioni sulle caratteristiche meccaniche dei materiali che sono attraversati dal fronte d'onda. Tale metodo di indagine, rispetto ai metodi classici quali la sismica a rifrazione, non schematizza il terreno sottostante a strati con caratteristiche omogenee, ma permette di determinare la velocità di propagazione in funzione della profondità, evidenziando eventuali discontinuità laterali e interfacce non piane tra gli strati a diverse caratteristiche.

L'acquisizione dei dati avviene posizionando uno stendimento di geofoni a spaziatura preferibilmente costante sulla direzione lungo la quale si intende ottenere una sezione con l'andamento delle velocità ed energizzando in un numero generalmente dispari di punti (uno al centro dello stendimento e gli



altri distribuiti simmetricamente). Ogni singola acquisizione è sommata alle successive al fine di aumentare il rapporto segnale/rumore.

9.2 Modalità di acquisizione

L'energizzazione in più punti prestabiliti lungo la linea è stata eseguita con mazza da 4 kg su piastra metallica di ripartizione, impiegando un trigger elettrico. In ogni punto di energizzazione i colpi sono ripetuti e il segnale sommato (operazione di stacking) fino a quando l'operatore al sismografo non ritenga che il rapporto segnale/rumore sia accettabile.

9.3 Elaborazione dei dati tomografici

L'elaborazione dei dati prevede l'esecuzione del picking manuale dei primi arrivi delle onde P, il cui risultato è generalmente visualizzato sotto forma di dromocrone (grafici rappresentanti i tempi di primo arrivo in funzione della distanza dalla sorgente).

I tempi di primo arrivo, espressi in millisecondi, insieme alle coordinate spaziali di ogni geofono, sono poi forniti in input al programma di inversione, il quale effettua una prima interpretazione attraverso il metodo classico della sismica a rifrazione e crea un modello di primo tentativo per poter inizializzare il processo di inversione. Il programma procede suddividendo la sezione in celle alle quali assegna un certo valore di velocità delle onde di compressione, dedotto dal modello di primo tentativo creatosi in precedenza. Successivamente viene simulata l'energizzazione in ogni punto di scoppio.

Si suppone che la traiettoria dei raggi sismici dal punto di scoppio al singolo geofono sia curvilinea e che la velocità di propagazione lungo tale traiettoria sia differente a seconda della velocità che è stata assegnata dal programma ad ogni singola cella attraversata dal percorso sismico. Ne risulta che per ogni punto di energizzazione:



$$T_i = \int_{S}^{R} \frac{1}{V} ds$$

dove:

T_i = tempo di primo arrivo al geofono i-esimo;

- S = punto di energizzazione;
- R = ricevitore;
- V = velocità di propagazione delle onde di compressione;
- ds = tratto infinitesimo di percorso.

I tempi di primo arrivo ricavati dalla simulazione vengono poi confrontati con i tempi di primo arrivo sperimentali e, in base agli scarti, vengono corrette le velocità relative alle celle attraversate dai percorsi sismici. Il processo di inversione è iterativo e si ottiene il risultato finale quando il valore degli scarti è inferiore ad un valore soglia deciso dall'operatore oppure dopo un particolare numero di iterazioni anch'esso deciso dall'operatore.

Il risultato consiste in una sezione verticale con andamento delle velocità delle onde P nel sottosuolo e una sezione con i valori di "copertura" che riporta per ogni cella della sezione stessa il numero di raggi sismici che la attraversano nell'ultima iterazione. La sezione con i valori di copertura è utile alla definizione di affidabilità delle velocità ottenute, poiché alti valori di copertura sottintendono una maggiore accuratezza.

10 PROVE PER ONDE SUPERFICIALI – Nota tecnica

10.1 Introduzione teorica

Il metodo delle onde superficiali attive (anche detto S.W.M. – Surface Wave Method) è un metodo di caratterizzazione sismica basato sull'analisi della



dispersione geometrica delle onde superficiali. La procedura consiste nella valutazione delle caratteristiche dispersive del sito a partire dall'acquisizione e il trattamento dei dati sismici e nella loro successiva analisi per determinare le proprietà meccaniche del sottosuolo. La velocità di propagazione delle onde di Rayleigh in un semispazio elastico, omogeneo e isotropo, è indipendente dalla frequenza e il moto indotto dalla propagazione si smorza rapidamente con la profondità, sino ad estinguersi a una profondità circa pari a una lunghezza d'onda. La profondità raggiunta dalla perturbazione dipende, quindi, dalla lunghezza d'onda e, in mezzi omogenei, a diverse lunghezze d'onda corrisponde un'unica velocità di fase (V_R). In un mezzo verticalmente eterogeneo, costituito, cioè, da strati aventi proprietà meccaniche differenti, il comportamento delle onde superficiali diventa dispersivo: a frequenze diverse corrispondono differenti velocità di fase. Lunghezze d'onda diverse interessano, infatti, strati diversi ai quali sono associate proprietà meccaniche specifiche: ogni lunghezza d'onda (e quindi ogni frequenza) si propaga a una velocità di fase che dipende dalle caratteristiche degli strati interessati dalla propagazione.

Nel caso di un mezzo eterogeneo, quindi, le onde superficiali non hanno una singola velocità, ma diverse velocità di fase in corrispondenza delle diverse frequenze: tale fenomeno, dipendente dalla distribuzione spaziale delle proprietà sismiche del sottosuolo, è noto come dispersione geometrica e la relazione che lega la frequenza alla velocità di fase prende il nome di curva di dispersione.

La propagazione delle onde di Rayleigh in un mezzo verticalmente eterogeneo, è un fenomeno multi-modale: data una determinata stratigrafia, in corrispondenza di una certa frequenza, possono esistere diverse velocità di propagazione, a ognuna delle quali corrisponde un modo di vibrazione del sito. Differenti modi di vibrazione possono manifestarsi simultaneamente.

Da un punto di vista teorico, per quanto riguarda il modo fondamentale, alle alte frequenze, la velocità di fase coincide con la velocità delle onde di Rayleigh dello strato più superficiale, mentre, alle basse frequenze, l'effetto degli strati più profondi diventa importante e la velocità di fase tende



asintoticamente alla velocità di propagazione delle onde di taglio dello strato più profondo come se questo fosse esteso infinitamente in profondità. La curva di dispersione gioca un ruolo centrale nell'utilizzo delle onde di Rayleigh ai fini della caratterizzazione dei terreni; infatti, è funzione delle caratteristiche di rigidezza del mezzo e può essere utilizzata per un processo inverso avente come obiettivo la stima delle caratteristiche di rigidezza stesse.

10.2 Modalità di acquisizione

La fase di acquisizione prevede l'utilizzo di una sorgente, impulsiva o controllata, tramite la quale viene creata una perturbazione che si propaga lungo la superficie libera e viene rilevata da uno o più ricevitori posti lungo dispositivi lineari sul piano campagna. La sorgente è posta a un estremo dello stendimento di misura e di norma si effettuano energizzazioni ai due lati opposti dello stendimento per avere ridondanza di informazione e gestire eventuali disomogeneità del sottosuolo. L'obiettivo è indagare la propagazione delle onde superficiali in una banda di frequenza più ampia possibile, poiché ciò consente di ottenere informazioni sulle proprietà degli strati profondi, che influenzano le componenti a bassa frequenza, e di risolvere con adeguata risoluzione gli strati più superficiali, che influenzano in maniera significativa soprattutto le componenti ad alta frequenza. Questo implica la scelta di corretti parametri di acquisizione (nello spazio e nel tempo) atti a permettere un'adeguata risoluzione spettrale nella fase di elaborazione.

Il campionamento temporale deve garantire che tutto il treno d'onda relativo alla propagazione delle onde superficiali sia registrato, quindi la durata dell'acquisizione (T) deve essere maggiore o uguale al tempo necessario per l'armonica più lenta a raggiungere il sensore più lontano. L'intervallo di campionamento (dt) deve garantire la stima delle armoniche di interesse in base alle regole del campionamento (frequenza di campionamento almeno doppia (meglio pari a cinque volte) della frequenza più alta da registrare).



Il campionamento spaziale deve consentire di stimare in modo affidabile le lunghezze d'onda di interesse. In particolare la lunghezza dello stendimento di misura (L) non deve essere inferiore alla metà della massima lunghezza d'onda e la distanza intergeofonica (dl) deve essere metà della minima lunghezza d'onda.

Inoltre, poiché dal punto di vista fisico le onde di superficie sono sensibili alle proprietà del mezzo in cui si propagano, fino ad una profondità pari a circa 0.4 volte la lunghezza d'onda massima, la lunghezza L deve essere definita anche in funzione della profondità d'indagine desiderata.

10.3 Elaborazione dati di onde superficiali

Obiettivo dell'elaborazione è la stima della curva di dispersione caratteristica del sito, che esprime la velocità di fase delle onde di Rayleigh in funzione della frequenza.

La procedura può essere sintetizzata nei seguenti punti:

- I dati di campagna vengono trasformati tramite una doppia trasformata di Fourier in dominio f-k (frequenza-numero d'onda). I massimi di energia sono associabili alle onde di Rayleigh (Tselentis and Delis, 1998) e vengono riconosciuti gli eventi coerenti in ampi intervalli di frequenza, discriminando gli eventi associabili ai diversi modi di propagazione.
- Le curve di dispersione sperimentali sono ricavate con un algoritmo di ricerca dei massimi spettrali. Per ogni frequenza *f*, il picco spettrale è associato a un determinato valore del numero d'onda *k*, da cui è possibile ricavare la velocità di fase delle onde di Rayleigh attraverso la relazione:

$$V_R(f) = \frac{2 \cdot \pi \cdot f}{k}$$

• Il modello di sottosuolo viene schematizzato come un mezzo elastico a strati piano-paralleli, omogenei ed isotropi, nel quale l'eterogeneità è



rappresentata dalla differenziazione delle caratteristiche meccaniche degli strati.

- Si definisce uno spazio dei parametri di modello (spessore degli strati, velocità delle onde di taglio, densità, coefficiente di Poisson), compatibile con la geologia del sito.
- Tramite un algoritmo di inversione probabilistica, si producono alcune migliaia di profili di Vs (modelli) compatibili con il range di variabilità dei parametri.
- Il problema diretto viene risolto per tutti i modelli estratti e si individuano i soli modelli in cui si minimizza la differenza fra il set di dati sperimentali (curva di dispersione misurata) e il set di dati calcolati (curva di dispersione simulata). La procedura è condotta con tecniche di ricerca globale della soluzione (Wathelet et al, 2004; Socco and Boiero, 2008).



11 BIBLIOGRAFIA ESSENZIALE

- Ryden, N. and Park, C.B., 2006. Fast simulated annealing inversion of surface waves on pavement using phase-velocity spectra. Geophysics 71, R49-R58.
- Socco, L.V., Strobbia, C., 2004. Surface-wave method for near-surface characterization: a tutorial. Near Surface Geophysics 2, 165-185.
- Socco, L.V., and D. Boiero, 2008, Improved Monte Carlo inversion of surface wave data: Geophysical Prospecting, 56, 357-371.
- Tselentis, G.A., and G. Delis, 1998, Rapid assessment of S-wave profiles from the inversion of multichannel surface wave dispersion data: Annali di Geofisica, 41, 1-15.
- Wathelet, M., D. Jongmans, and M. Ohrnberger, 2004, Surface-wave inversion using a direct search algorithm and its application to ambient vibration measurements: Near Surface Geophysics, 2, 211-221.

INDAGINI SVOLTE IN SITO

- Indagini geofisiche
- Prova di carico su piastra



CARATTERIZZAZIONE SISMICA DI SITO NELL'AMBITO DEL PROGETTO DI RILOCALIZZAZIONE DELLA PISTA DI GUIDA SICURA

COMUNE DI BUTTIGLIERA ALTA (TO)

RELAZIONE TECNICA

Committente: CONSEPI spa

Relazione n.:	RS16021
Data stesura:	29/06/2016
Revisione n.:	0
Elaborazioni:	ing. Stefano Stocco
Stesura:	ing. Emanuele Bena

GAMUT S.r.I. CF e IVA: 10087030010 REA: TO1104410 - Capitale Sociale: € 10000 i.v. Sede legale: via Lamarmora 16, 10128 Torino Sede operativa: via Maiole 15, 10040 Leinì TO www.gamutgeophysics.com - info@gamutgeophysics.com tel: +39 011 9987452 - fax: +39 011 7432123



INDICE

IN	DIC	E	
1	RI	ASSUNTO	
2	PF	EMESSA	
3	O	BIETTIVI E I	NDAGINI ESEGUITE 4
4	ST	RUMENTAZ	(ONE
5	IN	FORMAZION	II A PRIORI
6	EL	ABORAZION	IE DATI
6	5.1	Tomografi	a sismica in onde P8
6	5.2	Prova per	onde superficiali10
7	IN	TERPRETAZ	IONE GEOFISICA17
8	PA	RAMETRO V	′S3018
8	3.1	Stima del	Parametro VS3018
9	тс	MOGRAFIA	SISMICA – Nota tecnica19
ç).1	Introduzio	ne teorica19
ç).2	Modalità d	i acquisizione19
9	0.3	Elaborazio	ne dei dati tomografici19
10		PROVE PER	ONDE SUPERFICIALI – Nota tecnica21
1	0.1	Introdu	zione teorica21
1	0.2	Modalit	à di acquisizione22
1	.0.3	Elabora	zione dati di onde superficiali23
11		BIBLIOGRA	FIA ESSENZIALE24



1 RIASSUNTO

In data 22 giugno 2016 si è eseguita un'indagine geofisica in comune di Buttigliera Alta (TO), finalizzata alla valutazione dell'effetto della risposta sismica locale tramite il calcolo del parametro V_s30 , ai sensi del D.M. 14/01/2008. A tale scopo sono stati acquisiti due profili sismici coincidenti, uno per onde superficiali (SWM) e uno di tomografia sismica in onde di compressione (P).

L'elaborazione con metodo probabilistico della curva di dispersione ottenuta con la prova per onde superficiali ha fornito un fuso di possibili soluzioni da cui è stata calcolata la distribuzione del parametro V_s30 ,

L'interpretazione del set di possibili soluzioni, congiuntamente all'analisi di informazioni a priori disponibili, ha permesso l'estrazione di un singolo profilo di velocità delle onde di taglio (S), ritenuto il più rappresentativo, da cui è stato calcolato il parametro V_s30 .

La tomografia sismica integrativa ha consentito di migliorare la qualità dell'elaborazione del profilo di V_{S} , fornendo maggiore solidità interpretativa e ottenendo informazioni di carattere stratigrafico lungo lo stendimento.

Il valore del parametro $V_s 30$ calcolato riferito al piano di imposta delle fondazioni (-1 m da piano campagna) è 346 m/s.

2 PREMESSA

La presente relazione tecnica descrive le modalità operative adottate in fase di acquisizione, le procedure di elaborazione dei dati e l'interpretazione geofisica della caratterizzazione sismica di sito eseguita nel piazzale di ingresso alla pista minimoto e kart, il località Ferriera, Buttigliera Alta (TO). L'indagine è stata eseguita in data 22 giugno 2016.



3 OBIETTIVI E INDAGINI ESEGUITE

Gli scopi dell'indagine sono i seguenti:

- Fornire informazioni indirette sulla velocità di propagazione delle onde sismiche di taglio, secondo un profilo verticale relativo ai primi 30 m di profondità, misurati dal piano di imposta delle fondazioni (-1 m da piano campagna). L'indagine è finalizzata alla valutazione dell'effetto della risposta sismica locale, tramite il calcolo del parametro V_s30, ai sensi del D.M. 14/01/2008 (capitolo 8).
- Ricostruire la topografia del sottosuolo, individuare possibili variazioni laterali.

Per soddisfare queste esigenze sono state condotte le seguenti indagini:

- Una prova per onde superficiali (SWM).
- Una tomografia sismica per onde di compressione P, coincidente con il profilo SWM.

Le tabelle seguenti riportano sinteticamente i parametri di acquisizione delle indagini eseguite.

Si rimanda ai capitoli 9 e 10 per gli approfondimenti sulle metodologie utilizzate.

Identificativo linea	Р
Lunghezza stendimento (m)	61.25
Direzione stendimento	S - N
Canali (numero)	48
Spaziatura geofoni (m)	1.25
Tempo di campionamento (µs)	125
Finestra di acquisizione (s)	0.5
Sorgenti (numero)	9

Tabella	1. Sche	ma riassu	ntivo dell'i	ndagine to	omografica.
rabena	1.00000	na nassa		naagiiie e	sinogi ancai



Identificativo linea	SW
Lunghezza stendimento (m)	58.75
Direzione stendimento	S - N
Canali (numero)	48
Spaziatura geofoni (m)	1.25
Tempo di campionamento (µs)	250
Finestra di acquisizione (s)	2

Tabella 2. Schema riassuntivo dell'indagine SWM.

In Figura 1 si mostra l'ubicazione planimetrica dell'indagine eseguita; La figura successiva mostra un'immagine fotografica dello stendimento.



Figura 1 – Ubicazione planimetrica da immagine aerea. In rosso lo stendimento sismico (fuori scala).





Figura 2 – Foto dello stendimento - Da inizio linea.

4 STRUMENTAZIONE

La strumentazione utilizzata per l'acquisizione dei dati è la seguente (Figura 3 e Figura 4):

- sismografo Geometrics GEODE costituito da due moduli a 24 canali controllati tramite laptop, per un totale di 48 canali disponibili; l'intervallo di campionamento è selezionabile tra 20 µs e 16 ms; la durata dell'acquisizione è funzione della frequenza di campionamento con il limite di 64000 campioni per canale; la dinamica del convertitore analogico/digitale è di 24 bit;
- geofoni verticali SENSOR SM-6/U-B con frequenza propria di 4.5 Hz;
- sorgente impulsiva: mazza da 5 kg su piastra metallica di ripartizione, dotata di trigger elettrico per contatto;

I dati sono stati elaborati e interpretati con:

- software non commerciale Gamut GIADA;
- RAYFRACT 3.06 Intelligent Resources Inc.





Figura 3 – Sismografi Geometrics Geode.



Figura 4 – Geofono verticale SENSOR SM-6/U-B.



5 INFORMAZIONI A PRIORI

Non sono disponibili informazioni a priori. Probabile interfaccia tra copertura di riporto e piano campagna originale: -5 m; probabile livello piezometrico: -9 m.

6 ELABORAZIONE DATI

Nel seguito vengono descritte le modalità di elaborazione e di interpretazione dei dati acquisiti, corredate da alcune valutazioni critiche sulla qualità dei dati e sull'affidabilità dei risultati ottenibili.

6.1 Tomografia sismica in onde P

La prima fase prevede il picking dei tempi di primo arrivo su ogni sismogramma acquisito.

A titolo di esempio, Figura 5 riporta il picking dell'energizzazione (shot) n. 23 della tomografia.



Figura 5 – Esempio di picking manuale dei primi arrivi delle onde P (shot n. 23).



Definita la topografia della superficie, la seconda fase dell'elaborazione prevede l'inversione di tutti i tempi di primo arrivo. Si producono le sezioni di velocità di propagazione delle onde P (Figura 6) e le relative mappe di copertura dei raggi sismici (Figura 7).

La numerazione degli shot in superficie coincide con la numerazione dei file registrati in campagna. Si è scelto di adottare una scala verticale di quota relativa, ponendo lo zero alla quota del piano campagna.



Figura 6 – Sezione tomografica di velocità delle onde P nel sottosuolo.



Figura 7 – Copertura dei raggi sismici della sezione tomografica di Figura 6.



La qualità del picking e dell'inversione è valutata mediante il confronto, per ogni shot, tra le dromocrone sperimentali e quelle calcolate.

A titolo di esempio, la Figura 8 riporta le dromocrone della tomografia con la traccia n. 23 in evidenza.



Figura 8 – Dromocrone della tomografia, (in evidenza lo shot n. 23)

6.2 Prova per onde superficiali

Il dataset acquisito è composto da 35 sismogrammi, di cui 20 relativi all'energizzazione sul lato sud dello stendimento e 15 sul lato nord. Ciascuna registrazione contiene 48 tracce con spaziatura di 1.25 m.

La Figura 9 riporta lo stacking del sismogramma relativo all'energizzazione dall'estremo sud.




Figura 9 – Selezione del sismogramma della prova SW – Energizzazione lato sud.

Il dato è trasformato in dominio f-k (Figura 10) e sono estratte e pulite le curve di dispersione (Figura 11). Il modo fondamentale delle curve di dispersione può essere mostrato in funzione della lunghezza d'onda λ diviso 2.5 (Figura 12) che dà un'idea qualitativa della profondità indagata e permette una valutazione preliminare sull'affidabilità dei risultati in funzione della profondità. La scala colori rappresenta la velocità di propagazione delle onde S per ogni lunghezza d'onda.



Figura 10 – Spettro f-k del sismogramma di Figura 9.





Figura 11 - Curva di dispersione estratta dallo spettro di Figura 10.



Figura 12 – Modo fondamentale delle curve di dispersione espresso in funzione di $\lambda/2.5$.



Si definisce un intervallo di variabilità dei parametri di modello (spessore degli strati, velocità delle onde di taglio, densità, coefficiente di Poisson), compatibile con la geologia del sito e si producono alcune migliaia di modelli di Vs compatibili con l'intervallo di variabilità dei parametri (Tabella 3)

Numero di profili generati	10000					
Numero di strati	4					
Densità associata ad ogni strato (kg/dm ³)	1.7 - 1.7 - 1.8 - 1.9					
Coefficiente di Poisson	0.3 - 0.3 - 0.3 - 0.4					
Vs minima (m/s)	210 - 280 - 230 - 450					
Vs massima (m/s)	230 - 320 - 260 - 600					
Spessore minimo (m)	1 – 3.5 – 4 - semispazio					
Spessore massimo (m)	1.5 - 4.5 - 8 - semispazio					

Tabella 3. Intervallo di variabilità dei parametri di modello.

Il problema diretto viene risolto per tutti i modelli estratti. Tramite un test statistico, si individuano i soli modelli in cui si minimizza la differenza fra il set di dati sperimentali e il set di dati calcolati (Figura 13 e Figura 14).



Figura 13 – Curve di dispersione delle possibili soluzioni che descrivono il dato sperimentale in modo statisticamente equivalente.





Figura 14 – Set di modelli delle possibili soluzioni che descrivono il dato sperimentale in modo statisticamente equivalente. In evidenza il profilo definitivo.

Per ognuno di questi modelli si calcola il valore di V_s30 dal piano di imposta delle fondazioni, secondo la formulazione proposta nel D.M. 14/01/2008. Dalla distribuzione di tutti i valori di V_s30 stimati (Figura 15) è possibile ricavare valore medio (354 m/s) e relativa deviazione standard (4 m/s).



Figura 15 – Curva di distribuzione dei valori di V_s30 stimati dal piano di imposta delle fondazioni.



Il profilo che meglio si adatta alla curva di dispersione sperimentale è illustrato in Figura 16.



Figura 16 – Profilo stratigrafico di Vs (profondità da piano campagna) con indicazione del piano di imposta delle fondazioni.

In Figura 17 le curve di dispersione relative al profilo scelto di Figura 16 sono sovrapposte agli spettri f-k, mentre in Figura 18 sono sovrapposte alle curve di dispersione sperimentali.



Figura 17 – Spettro f-k normalizzato e fitting delle curve di dispersione.





Figura 18 – Curve di dispersione da modello (punti rossi) e curve di dispersione sperimentali con relativa incertezza (barre nere).

I parametri del modello di Figura 16 sono riportati in Tabella 4.

Strato (numero)	Velocità (m/s)	Spessore (m)	Profondità da p.c. (m)
1	210	1.0	0 - 1.0
2	302	4.3	1.0 - 5.3
3	248	7.7	5.3 - 13.0
4	434		da 13.0

Tabella 4. Profilo Vs - Parametri del modello di Figura 16.

Il valore di V_s30 del modello finale, calcolato alla quota del piano di imposta delle fondazioni (-1 m da piano campagna) è **346** m/s.



7 INTERPRETAZIONE GEOFISICA

L'analisi della tomografia sismica a rifrazione in onde P e della relativa mappa di copertura dei raggi sismici (Figura 6 e Figura 7) permette le seguenti considerazioni:

- L'indagine è affetta da forte rumore antropico (industrie, autostrada e ferrovia nelle vicinanze), a cui si aggiunge scarsa energia utile nel segnale, dovuto all'impossibilità di usare il fucile sismico sulla pavimentazione asfaltata. Questo ha limitato fortemente la profondità di indagine.
- La tomografia P non è in grado di distinguere l'inversione di velocità descritta dalla prova per onde superficiali perché è un limite intrinseco della metodologia.
- La sezione vede essenzialmente le onde dirette che si propagano nel primo metro e solo nella porzione centrale raggiungono un rifrattore posto a circa 9 m di profondità. La velocità di propagazione delle onde P sul margine inferiore della sezione è circa 1500 m/s, corrispondente molto probabilmente al livello saturo, compatibile con la quota della Dora Riparia.
- Non sono apprezzabili variazioni laterali lungo la sezione.

Il profilo di Vs (Figura 16 e Tabella 4) mostra:

- Uno strato superficiale di circa 5 m di spessore probabilmente coincidente con lo strato di riporto.
- Un secondo strato che manifesta inversione di velocità e valori contenuti (Vs ≈ 250 m/s), fino alla profondità di circa 13 m.
- Un ultimo strato più rigido caratterizzato da un aumento di valori di velocità delle onde S (circa 435 m/s).



8 PARAMETRO VS30

Il D.M. 14/01/2008 (Norme Tecniche per le Costruzioni) disciplina la progettazione e la costruzione di nuovi edifici soggetti ad azioni sismiche, oltre alla valutazione della sicurezza e degli interventi di adeguamento su edifici esistenti soggetti al medesimo tipo di azioni.

La definizione dell'azione sismica a cui gli edifici sono soggetti è legata alla determinazione di alcuni fattori importanti per l'edificio stesso, tra i quali la classificazione del suolo di fondazione su cui l'edificio verrà costruito.

 V_s 30 è la velocità media di propagazione entro 30 m di profondità delle onde di taglio e viene calcolata con la seguente espressione:

$$V_{S30} = \frac{30}{\sum_{i=1}^{N} \frac{h_i}{V_i}}$$

h_i = spessore (in m);

 V_i = velocità delle onde di taglio dello strato i-esimo, per un totale di N strati presenti nei 30 m superiori;

N = numero di strati.

8.1 Stima del Parametro VS30

E' stato dimostrato (Comina et al., 2010) che, data un'adeguata profondità di investigazione, la non unicità della soluzione non costituisce un problema per la stima della V_s30 . e che il metodo delle onde superficiali fornisce risultati comparabili a quelli ottenuti con metodi invasivi quali down-hole test (DH) o seismic dilatometer test (SDMT).

Per questo motivo, la metodologia proposta non fornisce un unico profilo di Vs, ma un set di possibili soluzioni che descrivono il dato sperimentale in modo statisticamente equivalente.

Per ogni modello si calcola il valore di V_s30 secondo la formulazione proposta nel D.M. 14/01/2008 e dalla distribuzione dei valori di V_s30 stimati è possibile ricavare un valore modale che rappresenta il parametro V_s30 del sito.



9 TOMOGRAFIA SISMICA – Nota tecnica

9.1 Introduzione teorica

La tomografia sismica per onde P è una tecnica che sfrutta la velocità di propagazione delle onde sismiche di compressione, al fine di ottenere informazioni sulle caratteristiche meccaniche dei materiali che sono attraversati dal fronte d'onda. Tale metodo di indagine, rispetto ai metodi classici quali la sismica a rifrazione, non schematizza il terreno sottostante a strati con caratteristiche omogenee, ma permette di determinare la velocità di propagazione in funzione della profondità, evidenziando eventuali discontinuità laterali e interfacce non piane tra gli strati a diverse caratteristiche.

L'acquisizione dei dati avviene posizionando uno stendimento di geofoni a spaziatura preferibilmente costante sulla direzione lungo la quale si intende ottenere una sezione con l'andamento delle velocità ed energizzando in un numero generalmente dispari di punti (uno al centro dello stendimento e gli altri distribuiti simmetricamente). Ogni singola acquisizione è sommata alle successive al fine di aumentare il rapporto segnale/rumore.

9.2 Modalità di acquisizione

L'energizzazione in più punti prestabiliti lungo la linea è stata eseguita con mazza da 4 kg su piastra metallica di ripartizione, impiegando un trigger elettrico. In ogni punto di energizzazione i colpi sono ripetuti e il segnale sommato (operazione di stacking) fino a quando l'operatore al sismografo non ritenga che il rapporto segnale/rumore sia accettabile.

9.3 Elaborazione dei dati tomografici

L'elaborazione dei dati prevede l'esecuzione del picking manuale dei primi arrivi delle onde P, il cui risultato è generalmente visualizzato sotto forma di dromocrone (grafici rappresentanti i tempi di primo arrivo in funzione della distanza dalla sorgente).



I tempi di primo arrivo, espressi in millisecondi, insieme alle coordinate spaziali di ogni geofono, sono poi forniti in input al programma di inversione, il quale effettua una prima interpretazione attraverso il metodo classico della sismica a rifrazione e crea un modello di primo tentativo per poter inizializzare il processo di inversione. Il programma procede suddividendo la sezione in celle alle quali assegna un certo valore di velocità delle onde di compressione, dedotto dal modello di primo tentativo creatosi in precedenza. Successivamente viene simulata l'energizzazione in ogni punto di scoppio.

Si suppone che la traiettoria dei raggi sismici dal punto di scoppio al singolo geofono sia curvilinea e che la velocità di propagazione lungo tale traiettoria sia differente a seconda della velocità che è stata assegnata dal programma ad ogni singola cella attraversata dal percorso sismico. Ne risulta che per ogni punto di energizzazione:

$$T_i = \int_{S}^{R} \frac{1}{V} ds$$

dove:

T_i = tempo di primo arrivo al geofono i-esimo;

S = punto di energizzazione;

R = ricevitore;

V = velocità di propagazione delle onde di compressione;

ds = tratto infinitesimo di percorso.

I tempi di primo arrivo ricavati dalla simulazione vengono poi confrontati con i tempi di primo arrivo sperimentali e, in base agli scarti, vengono corrette le velocità relative alle celle attraversate dai percorsi sismici. Il processo di inversione è iterativo e si ottiene il risultato finale quando il valore degli scarti è inferiore ad un valore soglia deciso dall'operatore oppure dopo un particolare numero di iterazioni anch'esso deciso dall'operatore.

Il risultato consiste in una sezione verticale con andamento delle velocità delle onde P nel sottosuolo e una sezione con i valori di "copertura" che riporta per



ogni cella della sezione stessa il numero di raggi sismici che la attraversano nell'ultima iterazione. La sezione con i valori di copertura è utile alla definizione di affidabilità delle velocità ottenute, poiché alti valori di copertura sottintendono una maggiore accuratezza.

10 PROVE PER ONDE SUPERFICIALI – Nota tecnica

10.1 Introduzione teorica

Il metodo delle onde superficiali attive (anche detto S.W.M. – Surface Wave Method) è un metodo di caratterizzazione sismica basato sull'analisi della dispersione geometrica delle onde superficiali. La procedura consiste nella valutazione delle caratteristiche dispersive del sito a partire dall'acquisizione e il trattamento dei dati sismici e nella loro successiva analisi per determinare le proprietà meccaniche del sottosuolo. La velocità di propagazione delle onde di Rayleigh in un semispazio elastico, omogeneo e isotropo, è indipendente dalla frequenza e il moto indotto dalla propagazione si smorza rapidamente con la profondità, sino ad estinguersi a una profondità circa pari a una lunghezza d'onda. La profondità raggiunta dalla perturbazione dipende, quindi, dalla lunghezza d'onda e, in mezzi omogenei, a diverse lunghezze d'onda corrisponde un'unica velocità di fase (V_R). In un mezzo verticalmente eterogeneo, costituito, cioè, da strati aventi proprietà meccaniche differenti, il comportamento delle onde superficiali diventa dispersivo: a frequenze diverse corrispondono differenti velocità di fase. Lunghezze d'onda diverse interessano, infatti, strati diversi ai quali sono associate proprietà meccaniche specifiche: ogni lunghezza d'onda (e quindi ogni frequenza) si propaga a una velocità di fase che dipende dalle caratteristiche degli strati interessati dalla propagazione.

Nel caso di un mezzo eterogeneo, quindi, le onde superficiali non hanno una singola velocità, ma diverse velocità di fase in corrispondenza delle diverse frequenze: tale fenomeno, dipendente dalla distribuzione spaziale delle



proprietà sismiche del sottosuolo, è noto come dispersione geometrica e la relazione che lega la frequenza alla velocità di fase prende il nome di curva di dispersione.

La propagazione delle onde di Rayleigh in un mezzo verticalmente eterogeneo, è un fenomeno multi-modale: data una determinata stratigrafia, in corrispondenza di una certa frequenza, possono esistere diverse velocità di propagazione, a ognuna delle quali corrisponde un modo di vibrazione del sito. Differenti modi di vibrazione possono manifestarsi simultaneamente.

Da un punto di vista teorico, per quanto riguarda il modo fondamentale, alle alte frequenze, la velocità di fase coincide con la velocità delle onde di Rayleigh dello strato più superficiale, mentre, alle basse frequenze, l'effetto degli strati più profondi diventa importante e la velocità di fase tende asintoticamente alla velocità di propagazione delle onde di taglio dello strato più profondo come se questo fosse esteso infinitamente in profondità. La curva di dispersione gioca un ruolo centrale nell'utilizzo delle onde di Rayleigh ai fini della caratterizzazione dei terreni; infatti, è funzione delle caratteristiche di rigidezza del mezzo e può essere utilizzata per un processo inverso avente come obiettivo la stima delle caratteristiche di rigidezza stesse.

10.2 Modalità di acquisizione

La fase di acquisizione prevede l'utilizzo di una sorgente, impulsiva o controllata, tramite la quale viene creata una perturbazione che si propaga lungo la superficie libera e viene rilevata da uno o più ricevitori posti lungo dispositivi lineari sul piano campagna. La sorgente è posta a un estremo dello stendimento di misura e di norma si effettuano energizzazioni ai due lati opposti dello stendimento per avere ridondanza di informazione e gestire eventuali disomogeneità del sottosuolo. L'obiettivo è indagare la propagazione delle onde superficiali in una banda di frequenza più ampia possibile, poiché ciò consente di ottenere informazioni sulle proprietà degli strati profondi, che influenzano le componenti a bassa frequenza, e di risolvere con adeguata risoluzione gli strati più superficiali, che influenzano in maniera significativa soprattutto le



componenti ad alta frequenza. Questo implica la scelta di corretti parametri di acquisizione (nello spazio e nel tempo) atti a permettere un'adeguata risoluzione spettrale nella fase di elaborazione.

Il campionamento temporale deve garantire che tutto il treno d'onda relativo alla propagazione delle onde superficiali sia registrato, quindi la durata dell'acquisizione (T) deve essere maggiore o uguale al tempo necessario per l'armonica più lenta a raggiungere il sensore più lontano. L'intervallo di campionamento (dt) deve garantire la stima delle armoniche di interesse in base alle regole del campionamento (frequenza di campionamento almeno doppia (meglio pari a cinque volte) della frequenza più alta da registrare).

Il campionamento spaziale deve consentire di stimare in modo affidabile le lunghezze d'onda di interesse. In particolare la lunghezza dello stendimento di misura (L) non deve essere inferiore alla metà della massima lunghezza d'onda e la distanza intergeofonica (dl) deve essere metà della minima lunghezza d'onda.

Inoltre, poiché dal punto di vista fisico le onde di superficie sono sensibili alle proprietà del mezzo in cui si propagano, fino ad una profondità pari a circa 0.4 volte la lunghezza d'onda massima, la lunghezza L deve essere definita anche in funzione della profondità d'indagine desiderata.

10.3 Elaborazione dati di onde superficiali

Obiettivo dell'elaborazione è la stima della curva di dispersione caratteristica del sito, che esprime la velocità di fase delle onde di Rayleigh in funzione della frequenza.

La procedura può essere sintetizzata nei seguenti punti:

 I dati di campagna vengono trasformati tramite una doppia trasformata di Fourier in dominio f-k (frequenza-numero d'onda). I massimi di energia sono associabili alle onde di Rayleigh (Tselentis and Delis, 1998) e vengono riconosciuti gli eventi coerenti in ampi intervalli di frequenza, discriminando gli eventi associabili ai diversi modi di propagazione.



 Le curve di dispersione sperimentali sono ricavate con un algoritmo di ricerca dei massimi spettrali. Per ogni frequenza *f*, il picco spettrale è associato a un determinato valore del numero d'onda *k*, da cui è possibile ricavare la velocità di fase delle onde di Rayleigh attraverso la relazione:

$$V_{R}(f) = \frac{2 \cdot \pi \cdot f}{k}$$

- Il modello di sottosuolo viene schematizzato come un mezzo elastico a strati piano-paralleli, omogenei ed isotropi, nel quale l'eterogeneità è rappresentata dalla differenziazione delle caratteristiche meccaniche degli strati.
- Si definisce uno spazio dei parametri di modello (spessore degli strati, velocità delle onde di taglio, densità, coefficiente di Poisson), compatibile con la geologia del sito.
- Tramite un algoritmo di inversione probabilistica, si producono alcune migliaia di profili di Vs (modelli) compatibili con il range di variabilità dei parametri.
- Il problema diretto viene risolto per tutti i modelli estratti e si individuano i soli modelli in cui si minimizza la differenza fra il set di dati sperimentali (curva di dispersione misurata) e il set di dati calcolati (curva di dispersione simulata). La procedura è condotta con tecniche di ricerca globale della soluzione (Wathelet et al, 2004; Socco and Boiero, 2008).

11 BIBLIOGRAFIA ESSENZIALE

• Socco, L.V., and D. Boiero, 2008, Improved Monte Carlo inversion of surface wave data: Geophysical Prospecting, 56, 357-371.



- Tselentis, G.A., and G. Delis, 1998, Rapid assessment of S-wave profiles from the inversion of multichannel surface wave dispersion data: Annali di Geofisica, 41, 1-15.
- Wathelet, M., D. Jongmans, and M. Ohrnberger, 2004, Surface-wave inversion using a direct search algorithm and its application to ambient vibration measurements: Near Surface Geophysics, 2, 211-221.



COMUNE DI BUTTIGLIERA ALTA (Provincia di Torino)

CONSEPI SPA

EX AREA TEKSID IN FRAZIONE FERRIERA

RELAZIONE GEOTECNICA SULLA INTERPRETAZIONE DELLA PROVA DI CARICO

Rif.701-14-R1

Torino,08-03-2014

VIA BOSSOLASCO, 21 - 10141 TORINO (Tel. 011- 38 58 025)

P.IVA : 027 044 900 16 C.F. : BTT MRA 48D30 A984P

Sommario

- 4.		11
 1	Interpretazione della prova come impronta di carico di tino rigido	, 11
4	Interpretazione della prova come impronta di carico flessibile	7
4.	INTERPRETAZIONE DEI RISULTATI	7
3.	RISULTATI OTTENUTI	5
2.	LA PROVA DI CARICO	2
1.	PREMESSA	1

1. PREMESSA

La relazione riporta i risultati della prova di carico su piastra eseguita nel sito "ex area Teksid" in frazione Ferriera nel comune di Buttigliera Alta, in Provincia di Torino, in data 3 marzo 2014.

Lo scopo della prova era quello valutare gli effetti che i rilevati di terreno, la cui esecuzione è prevista alla sommità dell'esistente, possono avere sul materiale attualmente in sito.

Per questo si è proceduto all'esecuzione di una prova di carico direttamente sul terreno, utilizzando come elemento portante una piastra di acciaio di spessore di circa 20 mm, di dimensioni Lx B pari a 1,70 metri x 1,63 metri, caricata fino a comunicare al terreno sottostante una pressione di 69,28 kPa e misurando il cedimento conseguente.

La relazione illustra l'interpretazione dei risultati della prova di carico, attraverso la quale è possibile ricavare un valore operativo del modulo di deformazione del materiale che sopporterà il carico dei manufatti in progetto. Sulla base di questa interpretazione è stato possibile fare una previsione sul comportamento dell'ammaso.

La relazione si compone di tre parti:

- l'esposizione delle modalità di prova e le ragioni che le hanno suggerite,
- i risultati ottenuti (si veda a questo proposito la relazione allegata, redatta a cura della ditta *Georilievi*),
- l'interpretazione dei risultati e la loro estensione al caso dei rilevati in progetto.

2. LA PROVA DI CARICO

Essa è stata condotta dopo aver scoticato parte del terreno superficiale esistente (coesivo, limoso argilloso), ricavando così un piano di appoggio regolare e piano, sul quale è stata appoggiata direttamente la piastra di acciaio.

Si veda a questo proposito lo schema di <u>figura 1</u> dove sono distinti schematicamente i due strati sottostanti la piastra, strato 1 (terreno argilloso) e strato 2 (scorie di lavorazione).

Lo scavo preliminare è di spessore pari a circa 30 cm, per cui, tenuto conto che tale strato di terreno ha uno spessore totale intorno a 60-70 cm, la situazione risultante è quella rappresentata nella fotografia di <u>figura 2</u>.

Le dimensioni della piastra sono pari a 1,70 metri x 1,63 metri: esse sono sensibilmente maggiori di quelle usualmente impiegate per effettuare le prove di carico sui terreni (piastre circolari di diametro pari a 30 cm oppure 76 cm); l'incremento consente infatti di trasmettere la pressione di superficie a profondità maggiori, e di ottenere quindi informazioni sul comportamento del materiale a profondità significative per il problema in esame.

Essendo il mezzo su cui appoggia la piastra un mezzo costituito da due strati, di caratteristiche di compressibilità sensibilmente diverse, è stato necessario ricorrere, per interpretare la prova, a metodi di calcolo che consentono la presa in conto di un mezzo eterogeneo.

Il carico sulla piastra era costituito da elementi prismatici di calcestruzzo armato (new Jersey) del peso ciascuno di 32 kN: in totale sono stati posti n. 6 elementi in due fasi di carico, ciascuna di n. 3 elementi. Il carico totale è quindi pari a 192 kN e la corrispondente pressione (teorica) sul terreno è pari a:

$$p = W/A = 69,28 \text{ kPa}$$

essendo W il peso complessivo degli elementi di carico, A l'impronta di carico (area della piastra). Ciascuno dei due gradini di carico comporta una pressione sul terreno pari a 34,6 kPa.

In corrispondenza di ogni gradino di carico è stato misurato il corrispondente cedimento della piastra: questo è stato misurato ai quattro spigoli, in modo da avere una misura affidabile del cedimento medio. Data la presenza, infatti, di uno strato di terreno tenero (lo strato di argilla) immediatamente al di sotto della piastra, era prevedibile che il suo'abbassamento non sarebbe stato omogeneo.

Va inoltre osservato che:

- le caratteristiche proprie della piastra la rendono, agli effetti geotecnici, un'impronta di carico di tipo flessibile (lastra di acciaio dello spessore di 20 mm circa),
- tuttavia, considerando l'insieme piastra + elementi di carico (rigidi), esso si comporta come una impronta di carico molto rigida.
- Per questo, l'interpretazione dei risultati della prova è stata condotta sia con riferimento ad un'impronta di carico infinitemente flessibile sia, al contrario, ad una impronta rigida. Come si

vedrà, in termini di modulo di deformazione dei due strati di materiale sottostanti la piastra, la differente interpretazione non comporta sostanziali differenze.



Figura 1 – Schema della prova di carico



Figura 2 - Posa della piastra di carico dopo lo scotico superficiale



Figura 3 – Inizio della prima fase di carico



Figura 4 – Fine della fase di carico

ing. Mauro Battaglio - via Bossolasco, 21 - 10141 Torino - tel. 011-3858025

3. <u>RISULTATI OTTENUTI</u>

A questo proposito si rimanda a quanto esposto in dettaglio nella relazione redatta dalla ditta che ha eseguito le misure topografiche del cedimento della piastra (*Georilievi*).

In sintesi si è ottenuto che:

Pressione pari a 34,6 kPa (metà carico)

- Abbassamento spigolo 1: 10,9 mm
- Abbassamento spigolo 2: 0,0 mm
- Abbassamento spigolo 3: 8,1 mm
- Abbassamento spigolo 4: 18,2 mm

Pressione pari a 69,28 kPa (carico completo)

- Abbassamento spigolo 1: 13,8 mm
- Abbassamento spigolo 2: 6,4 mm
- Abbassamento spigolo 3: 18,4 mm
- Abbassamento spigolo 4: 18,3 mm

Si vedano la figura 3 e la figura 4 in cui sono mostrate le condizioni in corrispondenza delle due fasi di carico.

Si noti che in corrispondenza della prima fase di carico, al punto di misura 2 l'abbassamento è stato nullo, mentre sullo spigolo opposto (punto 4) l'abbassamento ha un valore che non muterà nonostante il raddoppio successivo della pressione (fase 2 di carico). Tale comportamento è dovuto alla non perfetta posizione del primo carico, rispetto al centro della piastra. Nel posiziona-re la seconda parte di carico si è cercato di compensare l'eccentricità di carico, e l'abbassamento misurato sui 4 punti di misura è più regolare.

Indirettamente, questo problema mette in luce il fatto che l'insieme piastra + carico si comporta come una fondazione rigida.

Volendo stabilire un valore medio significativo del cedimento misurato, si può considerare semplicemente il valor medio delle 4 letture per ciascuna fae, ottenendo così:

- cedimento medio fase di carico 1: 9,3 mm
- cedimento medio fase di carico 2: 14,2 mm.

In figura 5 sono stati diagrammati i risultati, in termini di pressione-cedimento medio misurato.



Figura 5 - Relazione carico-cedimento misurata

4. INTERPRETAZIONE DEI RISULTATI

Nel seguito sono riportate le considerazioni per interpretare i risultati della prova di carico, allo scopo di <u>ottenere un valore rappresentativo del modulo di deformazione</u> dei materiali coinvolti dall'incremento tensionale.

Essendo il materiale di appoggio costituito da un mezzo bi-strato (spessore residuo dell'argilla superficiale e materiale stoccato sottostante), occorre a priori assegnare un rapporto tra i due valori possibili dei rispettivi moduli di deformazione: a questo riguardo si è tenuto presente che tale valore, tipicamente, vale:

R = rapporto dei moduli $\approx 4 \div 5$

con riferimento a quello che è il rapporto caratteristico tra il modulo di deformazione di un terreno argilloso compatto e non saturo e quello di un terreno granulare poco addensato.

4.1 Interpretazione della prova come impronta di carico flessibile

In questo caso la flessibilità propria dell'impronta di carico comporta un valore dell'abbassamento della piastra diverso da punto a punto, ed in particolare: massimo cedimento al centro e minimo ai bordi.

Le misure di cedimento sono state eseguite allo spigolo. Adottando un programma di calcolo che schematizza il mezzo sottostante la piastra come un mezzo ideale, elastico lineare, isotropo ed eterogeneo alla Poulos, sono stati assegnati a ciascuno dei due strati di cui è composto <u>un</u> valore di tentativo del modulo di deformazione, nel rispetto del loro rapporto prefissato.

Adottando:

- modulo E_1 (strato superiore, 1) = 3000 kPa

- modulo E_2 (strato inferiore, 2) = 13500 kPa

si ottiene quanto quanto nel seguito riportato.

In <u>figura 6</u> è rappresentato l'andamento con la profondità della compressione del mezzo bistrato <u>nel caso in cui il punto considerato sia quello centrale</u>. Il valore dell'abbassamento in corrispondenza della superficie (alla profondità z pari a zero) è il cedimento ottenuto. Esso, teoricamente, è pari a:

 $S_{\rm C} = 40 \ mm$



Figura 6 - Cedimento al centro della piastra flessibile



Figura 7 - Cedimento allo spigolo della piastra flessibile

<u>Rif. 740-14-R1</u>

In <u>figura 7</u> è riportato lo stesso andamento, ma con riferimento al <u>cedimento calcolato allo</u> <u>spigolo della piastra</u>. Esso è pari a 14 mm circa, <u>pari quindi a quello misurato nello stesso punto</u>.

In <u>figura 8</u> è rappresentata la deformazione calcolata al centro della piastra, mentre in <u>figura 9</u> è riportata la stessa grandezza calcolata allo spigolo. In entrambi i casi si può osservare che il suo valore è massimo all'interno dello strato argilloso superficiale, il cui modulo è statao valutato pari a 3000 kPa.

In <u>figura 10</u> è rappresentato l'andamento della tensione verticale nel terreno in funzione della la profondità, nel caso piastra flessibile, mentre in <u>figura 11</u> la stessa variabile, calcolata però allo spigolo.



Figura 8 - Deformazione calcolata al centro della piastra flessibile



Figura 9 - Deformazione calcolata allo spigolo della piastra flessibile



Figura 10 - Tensione al centro della piastra flessibile



Figura 11 - Tensione allo spigolo della piastra flessibile

4.2 Interpretazione della prova come impronta di carico di tipo rigido

In questo caso ha senso fare riferimento al solo cedimento costante della piastra, in quanto essa può solo traslare rigidamente.

Adottando in questo caso la stessa copia di valori di modulo di deformazione prima vista per il calcolo secondo una piastra flessibile, si ottiene un <u>cedimento di tipo rigido S</u> pari a circa:

e quindi all'incirca uguale a quello precedentemente ottenuto allo spigolo della piastra flessibile. Si veda a questo proposito quanto rappresentato in <u>figura 12</u>, che riporta l'insieme dei dati di calcolo impiegati ed il valore ottenuto.

Nel caso in cui dalla stratigrafia venisse eliminato lo strato sottile di argilla compatta di spessore stimato pari a 40 cm, il cedimento corrispondente (dovuto alla compressione del solo strato di modulo E_2 sarebbe stato pari circa:

S' = 6 mm

essendo così evidente che circa il 50% del cedimento (calcolato ma anche misurabile) <u>è dovuto</u> <u>alla sola compressione dello strato superiore</u>. Si veda a tale proposito la <u>figura 13</u>.

Rif. 740-14-R1



Figura 12 - Cedimento rigido della piastra calcolato con E1 e con E2



Figura 13 - Cedimento rigido della piastra calcolato con E₂ (presenza del solo strato 2)

5. CONCLUSIONI

In base alla prova sperimentale eseguita (prova di carico su piastra) e all'interpretazione dei risultati ottenuti, è stato possibile, attraverso l'analisi a ritroso dei dati, ricavare un valore operativo per il materiale stoccato nel sito, in abbinamento alla stessa grandezza relativa allo strato superficiale (capping di argilla).

Tale valore è risultati pari a circa:

$$E_2 = 13500 \text{ kPa}$$

Nel corso della prova si è osservato che all'aumento della pressione il cedimento si mantiene pressoché in relazione lineare con la pressione applicata.

Ciò porta a concludere che <u>l'incremento di tensione nel terreno avviene in campo lineare, e</u> <u>quindi si è lontani da fenomeni di plasticizzazione del materiale</u>. Questo risultato è stato ottenuto fino a valori di pressione sulla piastra di circa 70 kPa, valore che è certamente maggiore di quanto sarà realizzato in sito.

Da ciò si può dedurre che per tali incrementi tensionali (imposti alla superficie) <u>non sarà indot-</u> to nel materiale della discarica alcuna modificazione fisica.

Dal punto di vista progettuale, è possibile stimare il cedimento che subirà il materiale della discarica a seguito della realizzazione di manufatti quali i riporti in progetto. A questo proposito si può osservare quanto riportato nell'<u>Allegato 1</u>, pagina 1, in cui il diagramma in basso a sinistra rappresenta la variazione del cedimento (in mm) con la pressione comunicata al terreno: ad esempio, nel caso di un rilevato di base pari a 6 metri e per un valore della pressione compreso tra 40 e 50 kPa, si avrebbe un cedimento del terreno pari a circa 16 mm. Si veda infatti la linea di colore marrone superiore.

Nel caso in cui si volesse asportare localmente, prima della esecuzione del rilevato, l'intero strato coesivo superficiale, con lo stesso criterio sopra visto si otterrebbe quanto riportato a pagina 2 dell'allegato citato: in questo caso, nell'ambito dello stesso campo di pressioni, il cedimento atteso sarebbe pari a circa 11 mm.

ing. Mauro Battaglio

Marine

ALLEGATO 1

Valutazione del cedimento dei rilevati

Parametric analysis of expected settlements below a rectangular footing according to DIN 4019 Project :



Parametric analysis data

Footing type:	Rigid
Ground water:	10.00 (m)
_/B ratio:	1.00
Minimum footing width B _{min} :	1.00 (m)
Maximum footing width B _{max} :	6.00 (m)
Minimum footing pressure q _{min} :	30.00 (kPa)
Maximum footing pressure q _{max} :	100.00 (kPa)
Embedment depth D:	0.00 (m)
	()



Soil layer input data

Layer No	Bottom z (m)	Layer thickness (m)	Modulus of elasticity (MPa)	Gamma
1	0.40	0.40	3.00	18.00
2	8.00	7.60	13.50	18.80

Parametric settlement results



Calculations are carried out using the procedure described in DIN 4019. The general equation for a single soil layer is presented above. The software uses an analytical procedure to calculate the above integral.

		Expected settlements (mm)					
	q₀ (kPa)	B = 1.00	B = 2.00	B = 3.00	B = 4.00	B = 5.00	B = 6.00
lz	30.00	3.80	5.75	7.20	8.36	9.32	10.14
	47.50	6.01	9.10	11.40	13.23	14.76	16.05
	65.00	8.22	12.46	15.60	18.11	20.19	21.97
	82.50	10.44	15.81	19.79	22.98	25.63	27.88
uses egral.	100.00	12.65	19.16	23.99	27.86	31.07	33.79



Parametric analysis of expected settlements below a rectangular footing according to DIN 4019 Project :



Parametric analysis data

Footing type:	Rigid
Ground water:	10.00 (m)
L/B ratio:	1.00
Minimum footing width Bmin:	1.00 (m)
Maximum footing width B _{max} :	6.00 (m)
Minimum footing pressure q _{min} :	30.00 (kPa)
Maximum footing pressure q _{max} :	100.00 (kPa)
Embedment depth D:	0.00 (m)
	• •



Soil layer input dat	а
----------------------	---

30

40

50

Layer No	Bottom z (m)	Layer thickness (m)	Modulus of elasticity (MPa)	Gamma
1	8.00	8.00	13.50	18.80

Parametric settlement results

	4 d	5
Settlement	$=\frac{1}{E_s}\times$	l×σ₁dz

Calculations are carried out using the procedure described in DIN 4019. The general equation for a single soil layer is presented above. The software uses an analytical procedure to calculate the above integral.

q₀ (kPa)	B = 1.00	B = 2.00	B = 3.00	B = 4.00	B = 5.00	B = 6.00
30.00	1.37	2.86	4.16	5.27	6.21	7.02
47.50	2.16	4.53	6.59	8.35	9.84	11.12
65.00	2.96	6.20	9.02	11.42	13.46	15.22
82.50	3.76	7.87	11.45	14.50	17.09	19.31
100.00	4.55	9.53	13.88	17.57	20.71	23.41

Expected settlements (mm)



80

Net footing pressure q (kPa)

90

100



Net footing pressure (kPa)

 $100 - \frac{1}{2}$

0.00

1.00 2.00 3.00 4.00 5.00 6.00 Footing width (m)