

MODELLAZIONE CONCETTUALE E NUMERICA DELLA RISPOSTA SISMICA LOCALE IN CONTESTI GEOLOGICI BIDIMENSIONALI



01 Febbraio 2022

Prof. Salvatore Martino salvatore.martino@uniroma1.it





- 1. Schemi di risposta sismica 2D
- 2. Evidenze strumentali di risposta sismica 2D
- 3. Principi e strumenti di modellazione numerica 2D
- 4. Linee guida dai protocolli tecnici derivanti da OPCM 24-2017
- 5. Caso di studio



Salvatore Martino

01/02/2022





Salvatore Martino

01/02/2022



Il fronte d'onda alla base di un bacino può assumersi piano in condizioni di *far field* tanto più la sorgente sismogenica è profonda e tanto più è complesso lo schema di rifrazione degli strati crostali superficiali (in tal caso l'ipotesi di incidenza non ortogonale resta limitata alle sole distanze comprese tra il *near fault* ed il *far field*







Quando non può essere trascurato il rapporto H/L di un bacino il modello di risposta deve assumersi 2D





Salvatore Martino

01/02/2022



In una condizione di *soft soil* omogeneo lo scostamento dal comportamento 1D della RSL dipende essenzialmente dalla distanza dal bordo vallivo in cui affiora il *bedrock* e dal rapporto geometrico dell'intera valle espresso dal «fattore forma»





In una condizione di *soft soil* costituito da strati piano-paralleli lo scostamento dal comportamento 1D della RSL dipende essenzialmente dalla distanza dal bordo vallivo in cui affiora il *bedrock* e rimane rilevante il «fattore forma» della valle



In una condizione di *soft soil* costituito da strati non piano-paralleli lo scostamento dal comportamento 1D della RSL dipende sia dalla distanza dal bordo vallivo in cui affiora il *bedrock* che da quella delle eterogeneità del *soft soil* adiacenti mentre diventa secondario il «fattore forma» della valle

ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO





ORDINEDE



Schema di valle larga





01/02/2022





Salvatore Martino

01/02/2022



Amplificazione stratigrafica 2D e «bacini risonanti»

> La risonanza 2D si distingue dall'effetto 1D in relazione alla forma del bacino ed al contrasto di impedenza soft soil/bedrock (Cv) in base a due campi definiti dalla curva di equazione:

> > $(h/l)_c = 0.65/\sqrt{C_v - 1}$

Lo studio di Bard&Bouchon considera un riempimento vallivo omogeneo, un damping costante nel deposito di riempimento bedrock ed un indeformabile

Salvatore Martino

01/02/2022

Amplificazione stratigrafica 2D e «bacini risonanti»



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO

La frequenza di risonanza 2D del bacino (f_0) aumenta rispetto alla frequenza di risonanza 1D (f_h) all'aumentare del rapporto di forma h/I. Essa dipende dal tipo di moto considerato (e dunque della tipologia di onde sismiche)

$$f_0^p = f_h^p \sqrt{1 + (h/\ell)^2}$$
$$f_0^{SV} = f_h^{SV} \sqrt{1 + (2.9 \ h/\ell)^2}$$

THE STORES

Salvatore Martino



Amplificazione stratigrafica 2D e «bacini risonanti»



Semblat et al (2010) proposto hanno un nuovo abaco che tiene conto dell'eventualità di bedrock elastico un deformabile al di sotto del riempimento omogeneo del bacino per determinare la frequenza di risonanza 2D la massima е amplificazione ad essa associata



Salvatore Martino

Amplificazione topografica

ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO







Slope

L'interazione delle onde di superficie (di tipo R e L) con la morfologia di superficie comporta peculiari effetti di amplificazione (shape effect) che sono riconducibili a geometrie dei tipiche rilievi: depressioni (canyon), rilievi (ridge), versanti (slope)



Salvatore Martino



Amplificazione topografica sugli apici dei rilievi

Essendo la velocità angolare (ω =v/h=2 π /T) costante per l'esserlo il periodo T di oscillazione la velocità di oscillazione (v) e la conseguente ampiezza del moto (a) aumentano con la quota (h) misurata dal perno di oscillazione



All'interno di un cuspide le onde riflesse sui bordi (interfacce aria/roccia) si propagano verso la sommità concentrandosi nella zona di apice ed intensificando l'ampiezza del moto

L'effetto della topografia sul moto sismico consiste in una perturbazione dello stesso dovuta a due processi:

- 1) amplificazione dell'ampiezza del moto in corrispondenza delle posizioni più elevate («effetto frusta»)
- 2) focalizzazione delle onde sismiche in corrispondenza delle culminazioni apicale (*ridge effect*)



Salvatore Martino

01/02/2022



Amplificazione topografica sugli apici dei rilievi





amplificazione Ш fattore di topografica connesso all'effetto apice (ridge effect) può essere calcolato come:

angolo dell'apice della Φ con cresta, v_0 velocità alla base e v velocità in cima



Salvatore Martino

01/02/2022



Amplificazione topografica nei «canyon»

Nel caso dei «canyon» si evince un effetto deamplificativo nella porzione più depressa del rilievo tanto più marcato quanto più è ridotto il fattore di forma L/H







Amplificazione topografica sui versanti





STUDIO VINI

Salvatore Martino

01/02/2022



Moti d'onda «intrappolati» ed «effetto faglia»



Le onde intrappolate sono in genere ben riconoscibili come «pacchetti» visibili nelle *timehistory* accelerometriche, tipicamente successivi alle onde di volume e caratterizzati da frequenze circa costanti, ampiezze elevate e polarizzazione.

La frequenza teorica è data da:

 $f_{trp} = Vs/2W$

considerando il rimbalzo delle onde nella *trapped zone* di ampiezza W



Salvatore Martino

01/02/2022



Moti d'onda «intrappolati» ed «effetto faglia»



Rovelli et al (2000)



Salvatore Martino

01/02/2022



Moti d'onda «intrappolati» ed «effetto faglia»





2

Evidenze strumentali di risposta sismica 2D



Salvatore Martino

01/02/2022



Misure di *seismic noise* lungo sezioni vallive





Figure 4. (a) Location of the seismometric and geophysical investigations: (1) alluvial deposits, (2) travertine deposits, (3) slope debris, (4) meso-cenozoic marly limestons of the Umbria-Marche succession, (5) borehole, (6) velocimetric station, (7) accelerometric station (ENEA array), (8) station for ambient noise records, (9) alignment for geoelectrical tomography, and (10) alignment for seismic refraction.

Salvatore Martino

01/02/2022







Misure di seismic noise lungo sezioni vallive



Salvatore Martino

01/02/2022



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO





ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO





Salvatore Martino

01/02/2022

ORDINEDEIGEOLOGIDELIAZIOMisure di seismic noise eORDINEDEIGEOLOGIDELIAZIOpolarizzazione di surface waves





Misure di seismic noise e polarizzazione di surface waves **ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO**





Ellipticity vs. frequency







Misure sincrone di strong motion

ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO





Salvatore Martino



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO



Salvatore Martino



3

Principi e strumenti di modellazione numerica di risposta sismica 2D



Salvatore Martino

01/02/2022



Strumenti di modellazione numerica 2D

Geometria	Codice di calcolo (riferimento)	Tipo di analisi		Ambiente operativo
1-D	SHAKE (Schnabel et al., 1972) SHAKE91 (Idriss & Sun, 1992)			DOS
	PROSHAKE (EduPro Civil System, 1999) SHAKE2000 (<i>www.shake2000.com</i>) EERA (Bardet et al., 2000)* STRATA (Kottke & Rathje, 2008)*	LE	TT	Windows
	NERA (Bardet & Tobita, 2001)* DEEPSOIL (Hashash e Park, 2001)	NL		
	DESRA_2 (Lee & Finn, 1978) DESRAMOD (Vucetic, 1986) D-MOD_2 (Matasovic, 1995) SUMDES (Li et al., 1992)		TE .	DOS
	CYBERQUAKE (www.brgm.fr)			Windows
2-D / 3-D	QUAD4 (Idriss et al., 1973) QUAD4M (Hudson et al., 1994) FLUSH (Lysmer et al., 1975)	LE	Π	DOS
	OUAKE/W vers. 5.0 (GeoSlope, 2002) LSR_2D (Stacec s.r.l., www.stacec.com)			Windows
	DYNAFLOW (Prevost, 2002) GEFDYN (Aubry e Modaressi, 1996) TARA-3 (Finn et al.,1986)	NL	TE	DOS
	FLAC 5.0 (Itasca, 2005) PLAXIS 8.0 (<i>www.plaxis.nl</i>)			Windows



Salvatore Martino



Strumenti di modellazione numerica 2D



Strumenti di modellazione numerica 2D



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO


















01/02/2022

🚯 Risultati punte di controllo - 0 - Frequenza
Accelenzalori
Drezone 3
Functione diam
Contra
Sector
Sector P (22) + 975 * Tutte BED Funzione di amplificazione P (22) Funzione di amplificazione 975 CDC (1)
Funzione di amplificazione 975 CDC (2)
Funzione di amplificazione 975 CDC (2) on di secolifican Funzione di amplificazione 975 CDC (4 Funzione di amplificazione 975 CDC 5 Funzione di amplificazione 975 CDC (5 Funzione di amplificazione 975 CDC (7 Funzione di amplificazione 975 CDC (8 15 10 11 13 17 18 Frequenza (Hz) Scele logarithrice III









L'amplificazione sismica può essere misurata anche in termini di effetti di risposta attraverso il fattore di amplificazione FA calcolato come rapporto tra l'integrale di Housner dello spettro di risposta al sito ed di quello al suolo rigido. Tale integrale si definisce in un intervallo di periodi prefissato; ha pertanto lo scopo di valutare l'intensificazione della risposta sismica nel range di valori di l'interesse ingegneristico per una specifica struttura edilizia.

























Salvatore Martino

01/02/2022







Salvatore Martino

01/02/2022











Salvatore Martino

01/02/2022





































ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO





ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO



4

Linee guida dai protocolli tecnici derivanti da OPCM 24-2017



Salvatore Martino

01/02/2022



Protocolli tecnici: ICMS2008



Indirizzi e criteri per la

MICROZO\AZIO\E SISMICA

Parte III



Presidenza del Consiglio dei Ministri Dipartimento della Protezione Civile



3	APPENDICI	10
3.1	SCHEDE TECNICHE	13
3.1.7	Simulazioni numeriche e codici di calcolo	65
3.1.7.1	Introduzione	65
3.1.7.2	Analisi monodimensionali	65
3.1.7.3	Analisi bidimensionali	70
3.1.7.4	Riferimenti bibliografici	79
3.1.8	Moto di input per simulazioni numeriche	81
3.1.8.1	Obiettivo	81
3.1.8.2	Posizione del problema	81
3.1.8.3	Metodologie	81
3.1.8.4	Esempi di riferimento	85
3.1.8.5	Indicazioni e raccomandazioni	86
3.1.8.6	Riferimenti bibliografici	87
3.1.9	Valutazione della risposta sismica locale dalla tipologia	
	e dal danno degli edifici rilevati post-sisma	88

01/02/2022



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO





CONVENZIONE TRA COMMISSARIO STRAORDINARIO DEL GOVERNO PER LA RICOSTRUZIONE SISMA 2016

Е

ISTITUTO DI GEOLOGIA AMBIENTALE E GEOINGEGNERIA DEL CONSIGLIO NAZIONALE DELLE RICERCHE (PER IL CENTRO PER LA MICROZONAZIONE SISMICA E LE SUE APPLICAZIONI)

Supporto e coordinamento tecnico-scientifico per le attività di microzonazione sismica dei territori colpiti dagli eventi sismici a far data dal 24 agosto 2016

Protocolli di acquisizione dati ed elaborazione relativi alle attività di Microzonazione di Livello III nei 140 Comuni di cui all'Ordinanza n. 24 del 12 maggio 2017 della Presidenza del Consiglio dei Ministri

A cura del Centro per la Microzonazione Sismica e le sue applicazioni





Convenzione tra il Commissario straordinario del Governo per la ricostruzione sisma 2016 e Istituto di Geologia Ambientale e Geoingegneria del Consiglio Nazionale delle Ricerche (per il Centro per la microzonazione sismica e le sue applicazioni).

Supporto e coordinamento tecnico-scientífico per le attività di microzonazione sismica dei territori colpiti dagli eventi sismici a far data dal 24 agosto 2016.

Responsabili scientifici

Francesco Stigliano, Massimiliano Moscatelli

Gruppo di coordinamento

Gabriele Scarascia Mugnozza (Presidente del Comitato di Indirizzo del CentroMS, UNIROMA1-DST); Paolo Messina (Direttore del CNR IGAG); Massimiliano Moscatelli (Responsabile scientifico del CentroMS, CNR IGAG); Francesco Stigliano (CNR IGAG); Iolanda Gaudiosi (CNR IGAG); Edoardo Peronace (CNR IGAG); Maria Chiara Caciolli (CNR IGAG); Carolina Fortunato (CNR IGAG); Sara Amoroso (INGV); Salomon Hailemikael (ENEA).

Coordinatori unità operative

Dario Albarello (UNISI-DSFTA); Marco Amanti (ISPRA); Stefano Catalano (UNICT-DISBGA); Giuseppe Cosentino (CNR IGAG); Vincenzo Di Fiore (CNR IAMC); Giuseppe Lanzo (UNIROMA1-DISG); Lucia Luzi (INGV); Salvatore Martino (UNIROMA1-DST); Alessandro Pagliaroli (UNICH-PE-INGEO); Floriana Pergalani (POLIMI-DICA); Enrico Priolo (OGS).

Segreteria tecnica di supporto:

Federica Polpetta (CNR IGAG); Silvia Giallini (CNR IGAG).

Segreteria amministrativa:

Francesca Argiolas (CNR IGAG); Marco Gozzi (CNR IGAG); Martina De Angelis (CNR



Ø

Protocolli tecnici: OPCM 24-2017

ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO



COMMISSARIO STRAORDINARIO RICOSTRUZIONE SISMA - 2016

Indice generale

1. Introduzione	5
2. Indagini Geologiche e Geomorfologiche	7
2.1 Premessa	7
2.2 Il substrato	8
2.3 l Terreni di Copertura (TC)	10
2.4 Elementi morfologici superficiali e sepolti pertinenti la pericolosità sismica	
2.5 Elementi idrogeologici ed instabilità di versante	12
2.6 Sezioni geologiche e geologico-litotecniche	13
3. Le Instabilità	
3.1 Premessa	16
3.2 Zone di attenzione per le Frane (ZAFR)	17
3.3 Zone di attenzione per la Liquefazione (ZA _{LQ})	20
3.4 Zone di attenzione per le Faglie Attive e Capaci (ZA _{FAC})	22
3.5 Sintesi Operativa	24
3.6 Definizione delle zone instabili secondo le Linee Guida IMCS	24
4. Indagini geofisiche di superficie	
4.1 Premessa	
4.2 La pianificazione delle Indagini e l'uso del metodo dei rapporti spettrali (HVSR)	27
4.3 La determinazione del profilo di Vs: tecnica MASW	
4.4 Le incertezze	
5. Indagini in situ e prove Down-Hole	
5.1 Premessa	
5.2 Scelta del sito di prova	
5.3 Precisazioni di carattere generale	32
5.4. Prove penetrometriche dinamiche SPT (Standard Penetration Test)	
5.5 Posa in opera di tubi per prospezioni sismiche DH	
5.6 Documentazione	



COMMISSARIO STRAORDINARIO RICOSTRUZIONE SISMA - 2016

Modellazione della Risposta Sismica Locale in configurazione 1D	41
6.1. Premessa	41
6.2. Modello di analisi e scelta del codice di calcolo	41
6.3. Gestione delle incertezze nella stima della RSL	42
6.4. Parametri descrittivi della variabilità	43
6.5. Implementazione della variabilità del profilo di Vs nelle analisi di RSL	46
6.6. Calcolo dei valori di FA rappresentativi della singola MOPS	49
6.7 Esempio: il caso di S. Gimignano (SI)	51

Modellazione della risposta sismica locale in configurazione 2D
7.1 Premessa
7.2 Scelta del modello di analisi e del codice di calcolo60
7.3 Scelta delle sezioni e delle verticali da analizzare
7.4 Estensione laterale delle sezioni per la modellazione numerica 2D64
7.5 Definizione del substrato sismico per le simulazioni numeriche
7.6 Discretizzazione dei modelli
7.7 Validazione modello di sottosuolo in base ai rapporti spettrali
7.8 Definizione degli accelerogrammi e delle caratteristiche di non linearità dei terreni67
7.9 Risultati
7.10 Riferimenti modellazione 2D
Allegati





MODELLAZIONE DELLA RISPOSTA SISMICA LOCALE IN CONFIGURAZIONE 2D Gruppo di lavoro Analisi Numeriche COORDINATORE MEMBRI Floriana PERGALANI Dario ALBARELLO Lucia LUZI POLIMI-DICA UNISI-DSFTA INGV Marco AMANTI Claudia MADIAI **ISPRA** Vittorio CHIESSI Giuliano MILANA ISPRA Massimo COMPAGNONI Guido MARTINI POLIMI-DICA Roberto DE FRANCO Salvatore MARTINO UNIROMA1-DST Anna D'ONOFRIO Alessandro PAGLIAROLI UNINA-DICEA UNICH-PE-INGEO Sebastiano FOTI Francesco SILVESTRI POLITO-DISEG UNINA-DICEA Iolanda GAUDIOSI Marco TALLINI UNIVAO-DICEAA Chiara VARONE Giuseppe LANZO UNIROMA1-DISG



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO



- ④ analisi numerica non lineare della risposta sismica di profili e sezioni
- ⑤ rappresentazione moto in superficie mediante accelerogrammi, spettri di risposta etc.



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO







ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO





Estrapolazione di FA su base lineare



Protocolli tecnici: OPCM 24-2017

ORDINEDEGEOLOGIDELLAZIO





Estrapolazione di FA su base areale



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO





Protocolli OPCM24-2017:

 gestione incertezza sulla base dei dati geologici (vincoli a modelli 1D e/o 2D)

ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO

- Estrapolazione del dato da puntuale a lineare ad areale mediante un processo di best tuning tra evidenze strumentali e numeriche
- Attribuzione del valore di FA massimo tra 1D e 2D con differenziazione areale solo in casi di scarti superiori a 0.2

Estrapolazione di FA su base areale






5

Caso di studio





Salvatore Martino

01/02/2022

Page 73



ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO



Schema tettonico delle unità strutturali nel settore dei M. Sabini: 1) coperture alluvionali recenti; 2) depositi vulcaniti, marini е continentali del Plio-Pleistocene; 3) Unità 5; 4) Unità 4; 5) Unità 3; 6) Unità 2; 7) Unità 1; 8) faglie a meccanismo non determinato; 9) faglie dirette; 10) Fronti delle singole unità strutturali; 11) assi di pieghe anticlinali (a=dritte, b=rovesce); 12) assi di pieghe sinclinali (a=dritte, b=rovesce) (Cosentino & Parotto, 1992).



Salvatore Martino

01/02/2022



Considerazioni conclusive

ORDINEDEIGEOLOGIDELLAZIO

- 1. La modellazione 2D ha un grado di affidabilità fortemente condizionato dalla conoscenza del modello geologico-tecnico del sottosuolo
- 2. La qualità di una modellazione 2D è fortemente condizionata dalla funzionalità dei margini assorbenti laterali e dunque alle interferenze tra onde propagate e riflesse nei domini modellati
- 3. I modelli numerici 2D sono oggi integrabili nei prodotti di progettazione e negli studi di MS in riferimento alle rispettive norme tecniche e linee guida
- 4. Le differenze di severità calcolabili dal confronto tra modelli 1D e 2D devono essere gestite alla luce di: i) una stima del grado di incertezza nel modello geologico di riferimento; ii) livello di rischio associato all'azione sismica oggetto dello studio; iii) specifici indirizzi da linee guida





Grazie per l'attenzione



salvatore.martino@uniroma1.it



Geo-slopestabSPZ@ GeoslopestabSPZ



Geo-slopestability "Sapienza"

Salvatore Martino

01/02/2022

Page 91

