

Risultati delle modellazioni preliminari delle frane da crollo

Domenico Calcaterra & Luigi Guerriero





Struttura del seminario – 1^a parte

Perchè franano le rocce lapidee?

✤ Criteri di rottura degli ammassi rocciosi

Caratterizzazione geomeccanica degli ammassi rocciosi

Classificazione degli ammassi rocciosi e delle frane in roccia

→ Le frane in roccia dell'isola d'Ischia



Struttura del seminario – 1^a parte

Perchè franano le rocce lapidee?



Se le rocce lapidee fossero sempre così.....









.. ma si presentano così



Stead & Wolter, 2015



Qual è la differenza?





Effetti delle discontinuità sull'ammasso roccioso





Rocce lapidee = mezzi discontinui



Gli **ammassi rocciosi (roccia intatta + piani di discontinuità)** sono assimilabili a mezzi discontinui attraversati da **discontinuità** di diversa origine (giunti di strato, faglie, ecc.), piane a grande scala, le quali possono costituire famiglie aventi ognuna diversa giacitura nello spazio e diverse caratteristiche meccaniche.



www.polito.it/rockmech

D. Calcaterra & L. Guerriero - Risultati delle modellazioni preliminari delle frane da crollo – Ischia, 17 gennaio 2025

Che significa caratterizzare una roccia lapidea ?

 LA ROCCIA INTATTA, INTESA COME MATERIALE, CIOE' UN CAMPIONE RAPPRESENTATIVO APPARTENENTE AD UN VOLUME ELEMENTARE DELL'AM-MASSO ROCCIOSO



Si sottopone a prova la roccia intatta, non l'ammasso roccioso! Sussiste quindi un problema, in termini di "effetto-scala".



Struttura del seminario – 1^a parte

Perchè franano le rocce lapidee?

Criteri di rottura degli ammassi rocciosi



Comportamento delle rocce sciolte

La resistenza al taglio di un materiale è la resistenza alla rottura che il materiale è in grado di opporre se sottoposto a sforzi di taglio. Essa dipende sia dallo stato di sollecitazione cui il materiale è sottoposto, sia dalla natura, tessitura e struttura dei materiali stessi. Per questo motivo è necessario trattare separatamente la resistenza al taglio nei terreni e nelle rocce.

Le rocce sciolte offrono una resistenza al taglio in virtù di due contributi:

- Coesione
- Attrito interno.

La **coesione** è determinata dall'attrazione reciproca, dovuta essenzialmente a forze di natura elettrostatica, tra i granuli a contatto in un terreno.

L'**attrito** è funzione delle dimensioni, del grado di selezione, del grado di sfericità, del grado di arrotondamento dei granuli e dipende strettamente dalla tessitura del materiale (densità relativa e grado di consistenza). L'attrito è maggiore nei terreni ad elevata granulometria ed in quelli costituiti da granuli con basso grado di arrotondamento.





Resistenza al taglio

Il criterio di Mohr-Coulomb è il criterio maggiormente utilizzato per la descrizione delle modalità di rottura dei terreni sottoposti a sforzi di taglio.

Tale criterio presuppone che esista un legame di proporzionalità diretta tra gli sforzi normali efficaci applicati sulla superficie di movimento e la resistenza al taglio del materiale a rottura. La presenza di acqua nei pori di una roccia sciolta riduce la resistenza al taglio







Comportamento delle rocce lapidee

La resistenza al taglio dei materiali rocciosi è differente, per significato e modalità di misura, a seconda che si faccia riferimento ad una roccia intatta o ad un ammasso roccioso.

La resistenza al taglio di un campione di roccia intatta dipende unicamente dalla natura del materiale, mentre la resistenza al taglio di un ammasso roccioso è funzione sia della natura del materiale, sia delle caratteristiche dei sistemi di discontinuità.

La resistenza al taglio lungo una superficie di discontinuità perfettamente piana e cementata dipende dalla coesione del materiale cementante e dall'attrito tra le due parti a contatto del provino. In questo caso vale il criterio di rottura di Mohr-Coulomb.

Se, come avviene frequentemente, le superfici dei giunti non sono perfettamente piane, ma presentano un certo grado di rugosità, allora è necessario tenere conto dell'effetto di tale fattore nel calcolo della resistenza al taglio lungo le superfici stesse.

La rugosità di una superficie di frattura agisce aumentando la resistenza al taglio lungo la superficie stessa, poiché aumenta l'angolo di attrito del materiale.



Misura della resistenza al taglio lungo discontinuità





Resistenza al taglio lungo discontinuità in roccia

• L'**angolo di attrito di base** $\varphi_{\mathbf{b}}$ si ottiene su superficie levigata artificialmente e può essere considerato (a parità di struttura, mineralogia, distribuzione areale dei singoli componenti) un valore caratteristico della matrice rocciosa.

• L'**angolo di attrito di picco** φ_p si valuta in corrispondenza del valore massimo di resistenza al taglio, che si verifica con lo scavalcamento e la parziale rottura delle asperità.

• L'angolo di attrito ultimo φ_u è il valore determinato in corrispondenza dello scorrimento finale della prova, in presenza di stabilizzazione della resistenza al taglio e di contributo delle asperità non trascurabile e variabile con lo sforzo normale.

• L'angolo di attrito residuo φ_r corrisponde alla stabilizzazione della resistenza di taglio sul valore minimo ed è ottenuto su superfici di discontinuità lisce ed alterate; rappresenta la resistenza al taglio dei sottili livelli di alterazione presenti, aventi caratteristiche fisico-meccaniche inferiori a quelle del materiale roccioso

resistenza di picco resistenza residua





Angoli di attrito misurati in alcune formazioni italiane

LITOTIPO	φ _ь (°)	φ _p (°)	φ _u (°)	φ _r (°)
Calcari Penisola Sorrentina	32-40	59-61	41-47	
Calcari marnosi Unità Sicilide	40-42	52-56	44-46	
Arenarie di Vetto d'Enza	27-31	35-49	29-33	18-25
Calcescisti di Valle di Susa - scistosi	28-34	42-50	34-40	28-30
Calcescisti di Valle di Susa - massivi	38-44	49-60	42-47	33-37



Criterio di rottura di Patton (1966)

La determinazione dei parametri di resistenza di un ammasso roccioso può avvenire mediante due approcci principali:

• Ammasso roccioso considerato come un continuo equivalente, per il quale specificare un legame costitutivo ed i relativi parametri che lo caratterizzano (es.: mezzo rigido plastico con criterio di rottura alla Coulomb);

• Ammasso roccioso considerato come un insieme di matrice lapidea e discontinuità, ognuno caratterizzato indipendentemente. Patton (1966) ha fornito una prima legge per descrivere la resistenza al taglio di un giunto. Sulla base di prove eseguite in laboratorio su campioni con profili "dentati", Patton è giunto alla determinazione di un inviluppo bilineare. Considerando l'equilibrio di un giunto con profilo regolare a denti di sega, sottoposto ad una forza τ parallela al piano del giunto ed uno sforzo efficace perpendicolare (σ_n), e considerando un angolo di attrito ϕ_b lungo la superficie di contatto di ogni singolo dente, si giunge alla seguente espressione:

$$c_p = \sigma_n \tan(\phi_b + i),$$

Dove i rappresenta l'inclinazione dei denti rispetto all'orizzontale.



Problemi:

- Individuazione di un valore rappresentativo di "i" per un giunto naturale, la cui superficie è estremamente irregolare: "i" dovrebbe essere l'inclinazione media delle asperità che governano la resistenza, di difficile determinazione anche perché dipendente dalla scala di osservazione e dalla scala del giunto;

- "i" dipende anche dallo sforzo normale applicato: un incremento di σ_n tende a danneggiare le asperità e riduce di conseguenza gradualmente il valore di "i", tale fenomeno è trascurato dalla legge di Patton, che è lineare anche nel primo tratto.



Criterio di rottura di Barton & Choubey (1977)

Sulla base del riconoscimento dell'inviluppo curvo che descrive la relazione $\tau - \delta h$ ed approfondendo l'equazione di Patton, Barton (1973) e Barton & Choubey (1977) hanno proposto un'equazione empirica per il calcolo della resistenza al taglio su giunti scabri non cementati. Si tratta di una correlazione tra l'angolo di deviazione i e lo sforzo normale N, con la quale si esplicita il "fattore di scabrezza", funzione inversa dello sforzo normale. L'equazione è:

 $\tau = \sigma_{n*} \tan \left[JRC * \log \left(JCS / \sigma_{n} \right) + \phi_{b} \right]$

dove:

JRC (*Joint Roughness Coefficient*) è un coefficiente di rugosità del giunto, variabile da 0 (giunto a superficie planare e levigata) fino a 20 (giunto a superficie ondulata e rugosa) \rightarrow pettine di Barton;

JCS (*Joint Wall Coefficient Strength*) è un coefficiente che esprime la resistenza a compressione monoassiale lungo la superficie del giunto. \rightarrow *Point Load Strength Test* o martello di Schmidt direttamente sulla superficie di frattura;

 ϕ_b = (angolo di attrito di base) è funzione unicamente della natura della roccia; σ_n = sforzo normale agente sulla superficie del giunto (Barton suggerisce di porre σ_n = 0,1 MPa per giunti superficiali).

La ricerca dei due autori prende in considerazione livelli di sforzo normale che, benché piuttosto ridotti (compresi nell'intervallo $0.01 < \sigma_n/JCS < 0.3$), possono ritenersi validi per molti problemi applicativi riguardanti la stabilità dei versanti.





Criterio di rottura di Hoek & Brown (1980)

E' un criterio di rottura valido per ammassi rocciosi isotropi e tiene conto dei fattori che determinano la rottura di un mezzo roccioso a grande scala, quali la non linearità della resistenza in funzione dello stato tensionale, l'influenza del tipo di roccia e lo stato dell'ammasso, il rapporto tra la resistenza a compressione e quella a trazione, la diminuzione dell'angolo di attrito interno con l'aumento della tensione di confinamento, ecc.. La resistenza dell'ammasso è definita dall'espressione:

$$\boldsymbol{\sigma}_1 = \boldsymbol{\sigma}_3 + \boldsymbol{\sigma}_{ci} \sqrt{m \frac{\sigma_3}{\sigma_{ci}} + s}$$

dove:

 $-\sigma_1 e \sigma_3$ sono gli sforzi principali maggiore e minore di rottura $-\sigma_{ci}$ è la resistenza a compressione semplice della matrice rocciosa -m ed s sono costanti adimensionali che dipendono dalle proprietà dell'ammasso roccioso, dal tipo di roccia, dalla frequenza e dalle caratteristiche delle discontinuità.

- i valori di m ed s si possono ottenere a partire dall'indice RMR:



$$m = m_i \exp \frac{\text{RMR} - 100}{28} \quad s = \exp \frac{\text{RMR} - 100}{9}$$

— Per ammassi rocciosi alterati o interessati da volate (*disturbed*):

$$m = m_i \exp \frac{\text{RMR} - 100}{14} \quad s = \exp \frac{\text{RMR} - 100}{6}$$

dove m_i è il valore corrispondente alla matrice rocciosa, che si ottiene da prove di compressione triassiale. Se la roccia è intatta (RMR = 100), m = m_i ed s =1



Struttura del seminario – 1^a parte

Perchè franano le rocce lapidee?

Criteri di rottura degli ammassi rocciosi

→ Caratterizzazione geomeccanica degli ammassi rocciosi



Caratterizzazione geomeccanica degli ammassi rocciosi

Int. J. Rock Mech. Min. Sci. & Geomech. Abstr. Vol. 15, pp. 319-368 © Pergamon Press Ltd 1978, Printed in Great Britain 0020-7624/78/1201-0319802.00/0

INTERNATIONAL SOCIETY FOR ROCK MECHANICS COMMISSION ON STANDARDIZATION OF LABORATORY AND FIELD TESTS

SUGGESTED METHODS FOR THE QUANTITATIVE DESCRIPTION OF DISCONTINUITIES IN ROCK MASSES

CONTENTS:

																								rage
INTRODUCTION (Historical) .		-				-											,			,			320
ACKNOWLEDGEMENTS.											,						-		-	-			-	320
INTRODUCTION (TECHNI	CAL).								-		-												321
GLOSSARY															-						-			321
SAMPLING PHILOSOPHY																								322
Suggested methods for the qua	intita	itive	de	sci	ript	tio	n (of	the	fo	llo	win	ig:											
1. ORIENTATION																								322
(A) Compass and Clinometer	er M	etho	d																					322
(B) Photogrammetric Metho	od.																							330
2. SPACING																								333
3. PERSISTENCE										-									-					335
4. ROUGHNESS																								338
5. WALL STRENGTH.																								346
6. APERTURE																								351
7. FILLING																								353
8. SEEPAGE						÷	÷							÷										356
9. NUMBER OF SETS .																	,							359
10. BLOCK SIZE												÷		÷							Ĵ.	Ĵ.	÷.	360
11. DRILL CORE															Ĵ.	÷			÷.	÷.	Ĵ.	Ĵ.	÷.	363

COMMITTEE ON FIELD TESTS DOCUMENT No. 4

OCTOBER 1977





Caratterizzazione delle discontinuità

I dieci parametri scelti per descrivere le discontinuità e le masse rocciose, seguendo le indicazioni della Società Internazionale di Meccanica delle Rocce (ISRM, 1978) sono definiti di seguito:

- 1) Orientazione
- 2) Spaziatura
- 3) Continuità o persistenza
- 4) Scabrezza
- 5) Resistenza delle pareti
- 6) Apertura
- 7) Riempimento
- 8) Filtrazione
- 9) Numero di sistemi di discontinuità
- 10) Dimensione dei blocchi



Caratterizzazione delle discontinuità



and the second sec									
TIPO .		DIM.	C	APE.					
Strato Joint <u>F</u> aglia	s.	$\begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	Chiusa = < 0.5 mm Gapped = 0.5-10 mm Aperta = > 10 mm						
RIE. Assente Coesivo Incoeren	ite	H ₂ O Asciutto Umido (tracce) Bagnato Stillicidio Venute d'acqua	FOR. Piana Ondulata Segmentata	RUG. $\lambda = 0-4$ JRC B = 4-8 " C = 8-12 " D = 12-16 " E = 16-20 "					
* DA COMP	* DA COMPILARSI SOLO SE APE. $\neq \underline{C}$.								
N.B.: QU SPONE	N.B.: QUALORA UN PARAMETRO NON SIA RILEVABILE, NELLA CASELLA CORRI- SPONDENTE ANDRA' RIPORTATO UNO ZERO (0).								





Discontinuità

È il termine generale per qualsiasi interruzione di continuità in una massa rocciosa avente resistenza a trazione bassa o nulla. È il termine collettivo per la maggior parte delle fessure, dei piani di stratificazione, dei piani di scistosità, delle zone di indebolimento e delle faglie.

Si riconoscono **discontinuità primarie** (o singenetiche), sviluppatesi all'atto della formazione della roccia (es.: giunti di strato, scistosità, fratture da raffreddamento) e **discontinuità secondarie** (o epigenetiche) sviluppatesi in seguito alla formazione della roccia (es.: fratture¹ s.l., faglie²).

¹ Frattura: soluzione di continuità d'origine geologica nell'ambito di un corpo roccioso, lungo la quale non c'è stato alcuno spostamento visibile

² Faglia: frattura o zona di frattura lungo la quale c'è stato uno spostamento visibile, variabile in termini di scala dai centimetri ai chilometri

TIPO D	I DIS	CONTIN	UITA'
--------	-------	--------	-------

SIGLA	TIPO	DESCRIZIONE
BG	STRATIFICAZIONE	Superficie regolare in rocce sedimentarie che delimita i confini di strati o di diverse unità litologiche
CN	CONTATTO	Superficie che delimita due litotipi diversi, dei quali almeno uno non sedimentario
υc	UNCONFORMITY	Superficie di discontinuità in rocce sedimentarie testimoniante una fase di erosione
SC	SCISTOSITA'	Superficie di fissilità in rocce argillitiche dovuta alla isoorientazione preferenziale dei minerali
GN	GNEISSOSITA'	Superficie di fissilità subparallela agli originari letti sedimentari in rocce metamorfiche
cv	CLIVAGGIO	Superfici di fissilità poco spaziate e subparallele
JN	JOINT	Frattura lungo la quale non si ha dislocazione misurabile
FL	FAGLIA	Superficie di taglio con dislocazione misurabile
SR	SHEAR	Superficie di taglio lungo cui si ha dislocazione (evidenziata da slikensides), che tuttavia non è quantificabile
ST	GIUNTO STILOLITICO	Discontinuità irregolari costituite da alternanza di picchi e cavità, provocati da dissoluzione sotto sforzi compressivi
VN	VENA	Frattura con riempimento di spessore minore a 3 cm
LM	LIMITE	Superficie che delimita rocce di diversa composizione o resistenza come risultato di processi di formazione della roccia stessa, della tettonica o della alterazione



I ferri del mestiere









Rappresentazione della giacitura delle discontinuità







😵 EXAMPLE01:Pole Plot overlaid with Unweighted Contour Plot







Approcci convenzionali al rilievo geostrutturale/geomeccanico

Ci sono due modalità secondo cui può essere condotta l'indagine su una massa rocciosa, dipendenti dalla quantità di richiesti. un'indagine dettagli In «soggettiva» sono descritte solo che sembrano discontinuità quelle In un'indagine importanti. essere «oggettiva» sono descritte tutte le discontinuità che intersecano una linea prefissata o l'area di un affioramento roccioso.

Un requisito indispensabile per entrambi i tipi di indagine è lo studio preliminare di qualsiasi carta geologica disponibile, seguito dal riconoscimento in situ dei litotipi, delle maggiori strutture geologiche: delle faglie, dei filoni e dei litologici. Uno studio di contatti fotografie aeree è spesso assai utile per pianificare questa ricerca. In questo primo passo preliminare si devono poter riconoscere delle aree di omogeneità (dominii strutturali) in cui certi aspetti siano sistematici, come quando le fratture possiedono orientazione o spaziatura consimili. La struttura di una rocciosa è statisticamente massa omogenea in un'area di omogeneità.





Scanline vs. «finestra»







L'avvento delle nuove tecnologie



L'avvento delle nuove tecnologie

L'avvento delle nuove tecnologie

SW

---- Faults

ZG0

SW

NE

C

NE

Risultato: zonazione geomeccanica dell'ammasso roccioso

Perchè franano le rocce lapidee?

Criteri di rottura degli ammassi rocciosi

Caratterizzazione geomeccanica degli ammassi rocciosi

Classificazione degli ammassi rocciosi e delle frane in roccia

I metodi di classificazione degli ammassi rocciosi

I metodi di classificazione degli ammassi rocciosi servono, mediante la descrizione in termini quali-quantitativi, ad individuare classi di qualità omogenee. Tali metodi sono stati all'origine introdotti per affrontare problemi connessi ad opere di ingegneria civile quali gallerie, dighe, ecc. Si contano però anche applicazioni a problemi di stabilità dei pendii. Tra i metodi più utilizzati si annoverano i seguenti:

- Geomechanics Classification o Rock Mass Rating (RMR Bieniawski, 1973 e succ.)
- *Q-system* (Barton *et alii*, 1974)
- *Slope Mass Rating* (SMR Romana, 1985)
- Geological Strength Index (GSI Hoek & Brown, 1997)

Geological Strength Index

Al fine di ampliare l'applicazione del criterio di Hoek & Brown, soprattutto agli ammassi rocciosi di cattiva qualità ed impiegare parametri geologici per la valutazione della loro resistenza, gli stessi autori hanno proposto un indice di resistenza geologico (GSI – *Geological Strength Index*), che esprime la qualità dell'ammasso roccioso in funzione del grado e delle caratteristiche della fratturazione, della strutura geologica, della dimensione dei blocchi e dell'alterazione delle discontinuità. Marinos & Hoek (2001) hanno poi adattato il GSI ai flysch. A partire dall'espressione generale del criterio di Hoek & Brown,

$$\sigma_1 = \sigma_3 + \sigma_{ci} \left(m \frac{\sigma_3}{\sigma_{ci}} + s \right)$$

I valori di m, s, ed α si ottengono mediante l'espressione:

$$m = m_i \exp \frac{\text{GSI} - 100}{28}$$

— Per ammassi con GSI >25 (buona-media qualità):

$$m = \exp \frac{\text{GSI} - 100}{9}$$
 $\alpha = 0$

- Per ammassi con GSI<25 (qualità scadente-pessi-

ma):
$$s = 0$$
 $\alpha = 0.65 - \frac{\text{GSI}}{200}$

Geological Strength Index

CARATTERIZZAZIONE DELL'AMMASSO ROCCIOSO PER STIMARE I PARAMETRI DI RESISTENZA

Basandosi su categoria che masso prima volate possor qualità dell'ar no apportare danni dovuti a sondaggi e fro vi può essere fratturazione porto fra la dir di scavo.

\sim
NX 7
and the second

STRUTTURA

NAA ANAA	X			XXXX	
A Tre	K	K	1	NXX X	June

Il'aspetto della roccia individuare la e meglio descrive le condizioni dell'am- dello scavo. Tenere conto che le no indurre a valutazioni erronee sulla nmasso roccioso, in tal caso si dovran- delle correzioni che tengano conto dei alle volate; l'osservazione di carote di onti in roccia con o senza uso di esplosi- d'aiuto. Per la definizione del grado di (<i>blockiness</i>) si deve considerare il rap- mensione dei blocchi e quella del fronte	MOLTO BUONE (MB) Superfici scabre inalterate	BUONE (B) Superfici scabre leggermente alterate, con patine di ossidazione	MEDIE (M) Superfici tenere moderadamente alterate	SCADENTI (S) Superfici di taglio molto alterate con riempimento compatto con frammenti di rocia	MOLTO SCADENTI (MS) Superfici di taglio molto alterate con riempimento argiiloso
BLOCCHI REGOLARI (BR) Ammasso roccioso inalterato. Blocchi di forma cubica a contatto formati da tre famiglie di discontinuità ortogonali, senza riempimento.	BR/MB	BR/B	BR/M	BR/S	BR/MS
BLOCCHI IRREGOLARI (BI) Ammasso roccioso parzialmente alterato. Blocchi di forma angolare a contatto formati da quattro o più famiglie di discontinuità con riempimento a bassa percentuale di frazioni fini.	BI/MB	BI/B	BI/M	BI/S	BI/MS
BLOCCHI E STRATI (BS) Ammasso alterato, piegato e fratturato con discontinuità multiple che formano blocchi angolosi con bassa percentuale di frazioni fini.	BS/MB	BS/B	BS/M	BS/S	BS/MS
FRATTURAZIONE INTENSA (FI) Ammasso roccioso molto fratturato formato da blocchi angolosi e arrotondati, con alto contenuto in frazioni fini.	FI/MB	FI/B	FI/M	FI/S	FI/MS
		- 11 Se			

Geological Strength Index

La classifica SMR (Slope Mass Rating) di Romana (1984)

L'applicazione del sistema RMR alla valutazione preliminare della stabilità dei pendii in roccia è di fatto problematica, in considerazione del notevole peso attribuito al fattore "giacitura delle discontinuità" (fino a –60 punti rispetto all'RMR di base). Romana nel 1985 ha introdotto un nuovo sistema di classificazione per gli ammassi rocciosi presenti su pendio o fronte di scavo che, partendo dall'RMR di base (senza quindi apportare alcuna correzione per le discontinuità), consente di definire un indice SMR così ottenuto:

SMR = RMR_{base} - $(F_1 * F_2 * F_3) + F_4$

Rappresentazione schematica di un pendio con gli elementi geometrici necessari per la definizione dei fattori F1, F2, F3 di Romana

Pastor et al., 2019

Classificazione delle frane in roccia

- Con riferimento alla classificazione di Cruden & Varnes (1996), i fenomeni franosi che interessano un versante roccioso possono essere ricondotti alle seguenti tipologie:
- a) crolli
- b) scorrimenti lungo una discontinuità piana (rotture piane)
- c) scorrimenti lungo due o più discontinuità piane non parallele (rotture a cuneo)
- d) scorrimenti lungo superfici circolari, non coincidenti con discontinuità preesistenti
- e) ribaltamenti

La massa si muove prevalentemente nell'aria. Il fenomeno comprende la caduta libera, il movimento a salti e rimbalzi, il rotolamento di frammenti di roccia o di terreno sciolto

Rotture piane

) – ISCHIA, 17 YEHHAIO 2023

Affinché uno scorrimento di masse rocciose possa avvenire lungo un singolo piano, è necessario che siano soddisfatte le seguenti condizioni geometriche

- il piano lungo cui avviene lo scorrimento deve avere una direzione all'incirca parallela (entro ± 20°) rispetto a quella del pendio;
- l'inclinazione del piano di scorrimento deve essere minore dell'inclinazione del pendio;
- l'inclinazione del piano di scorrimento deve essere maggiore dell'angolo d'attrito lungo il piano stesso;
- la resistenza tra massa in moto e superfici laterali deve essere trascurabile.

Rotture a cuneo

Lo scorrimento avviene lungo la linea d'intersezione formata da almeno due discontinuità, aventi diversa giacitura. Come nel caso della rottura piana, condizioni essenziali per il verificarsi della frana sono:

- inclinazione della linea d'intersezione minore dell'inclinazione del pendio;
- inclinazione della linea d'intersezione maggiore dell'angolo d'attrito disponibile.

Rotture circolari

Le condizioni che rendono possibile in un ammasso roccioso una rottura circolare insorgono quando i volumi elementari coinvolti sono particolarmente piccoli rispetto al pendio e quando questi volumi non sono tra loro intimamente interconnessi (es.: rocce intensamente fratturate ed alterate). In tali condizioni, l'ammasso roccioso si comporterà come una roccia sciolta e potrà subire rotture, talora anche imponenti, lungo superfici circolari

Fig. 1. Effect of scale on rock strength and possible mechanisms of failure in rock slopes.

Ribaltamenti

Le frane da ribaltamento interessano rocce lapidee che possono dare luogo a volumi colonnari, separati da discontinuità ad alto angolo. E' possibile distinguere diversi tipi di ribaltamento (r. primari e secondari, r. flessurali, r. a blocchi, ecc.).

Ribaltamento a blocchi. Si verifica quando volumi colonnari di roccia sono suddivisi da discontinuità trasversali caratterizzate da ampia spaziatura.

Ribaltamento flessurale. Si verifica in presenza di un sistema di discontinuità subverticale che immerge verso l'interno del pendio, individuando "colonne" o prismi di roccia semi-continui. L'insorgere di sollecitazioni può provocare il piegamento in avanti dei volumi colonnari e la successiva rottura.

Ribaltamento flessurale a blocchi. Il meccanismo di rottura è caratterizzato da un piegamento pressoché continuo lungo i prismi rocciosi, che sono suddivisi da numerose discontinuità trasversali.

Alejano et al., 2010

Struttura del seminario – 1^a parte

Perchè franano le rocce lapidee?

✤ Criteri di rottura degli ammassi rocciosi

Caratterizzazione geomeccanica degli ammassi rocciosi

Classificazione degli ammassi rocciosi e delle frane in roccia

✤ Le frane in roccia dell'isola d'Ischia

Frane del passato nell'isola d'Ischia

Fig. 2. Landslide map of Ischia (after Del Prete and Mele, 2006, modified and updated). For greater clarity only the age, if known, of major landslide events is reported. The square indicates the area of study.

Santo et al., 2012

Frane in roccia nell'isola d'Ischia

Figure 2. Information on rockfalls in the study area. Bright green polygons are falls and diffused falls areas from the Italian IFFI Inventory; blue empty polygons show manual mapping of sources on Google EarthTM images, performed for this work.

Alvioli et al., 2022

Frane in roccia lungo la spiaggia dei Maronti (primi anni '80)

L'evento del 24 ottobre 1910

Massi tufacei staccatisi dal M. Epomeo, che hanno invaso il centro di Casamicciola Terme durante l'evento del 24 ottobre 2010 (Mele & Del Prete, 1998)

L'evento del 26 novembre 2022

L'evento del 26 novembre 2022

L'evento del 26 novembre 2022

Mappatura e classificazione dei blocchi in ambiente GIS

Metodo: interpretazione visiva di ortofoto derivate da immagini da drone

Classificazione (m³):

- 1767 blocchi C I, 0,5-1,5: 1048
- C II, 5-15:
- C III, 25-75: 309
- C IV, 75-225: 69 22
- C V, 250-750:
- 15 C VI, 750-2250:

Testimoni di antiche frane in roccia lungo le pendici del M. Epomeo

Il testimone più famoso: il Fungo di Lacco Ameno

Qualcosa di comparabile

