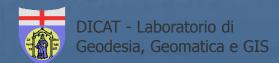
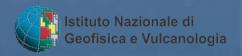
Tsunami in Liguria? Disegniamo le mappe di rischio

Ing. Bianca Federici

Lab. di Geodesia, Geomatica e GIS Università degli Studi di Genova DICAT **Dott. Stefano Solarino**

Istituto Nazionale di Geofisica e Vulcanologia - sede di Genova -

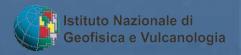






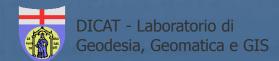


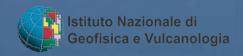
Voce di origine giapponese che significa onda del porto. Termine usato scientificamente per indicare le onde che si formano durante un maremoto, ONDA ANOMALA.



SOMMARIO

- > Generalità sugli tsunami
- > Gli tsunami in Liguria
- > Procedura GIS per la creazione di mappe di rischio
- > Applicazione alla costa ligure
- > Mitigazione del rischio
- > Conclusioni



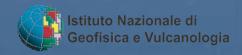


Esistono fondamentalmente tre tipi di tsunami naturali: quelli dovuti a frane (sottomarine o terrestri), quelli legati al verificarsi di un terremoto e quelli legati all'impatto di meteoriti.

Quelli dovuti all'impatto di meteoriti sono ovviamente molti rari. La loro estensione dipende dalle dimensioni del corpo celeste, mentre la loro formazione, la propagazione, l'altezza dell'onda dipendono da variabili molto difficili da definire.

Quelli legati a frane sono invece dovuti a molte possibili cause: colate di materiale lavico in mare, colassi strutturali di parti di edifici vulcanici, sprofondamento di porzione della calotta glaciale, frane di materiale terrestre divenuto instabile a causa di accumulo, scuotimento, esplosioni etc.



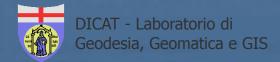


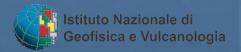
30 Dicembre 2002, ore 12 circa





30 Dicembre 2002, ore 13:14



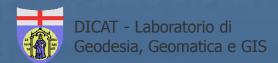


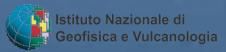


Ore 13:15: la prima onda

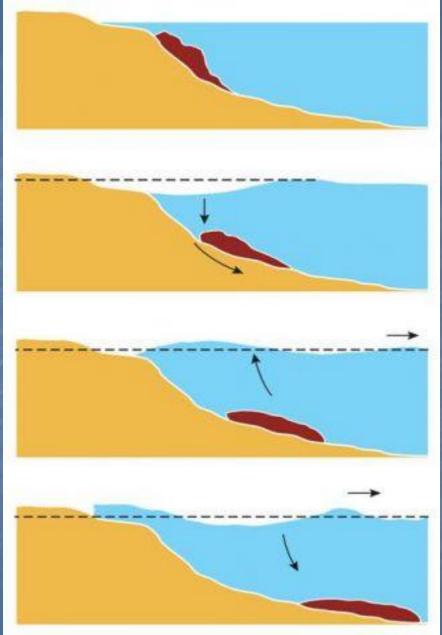
Ore 13:16: la seconda onda

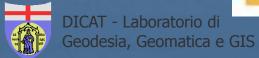


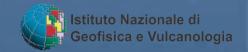


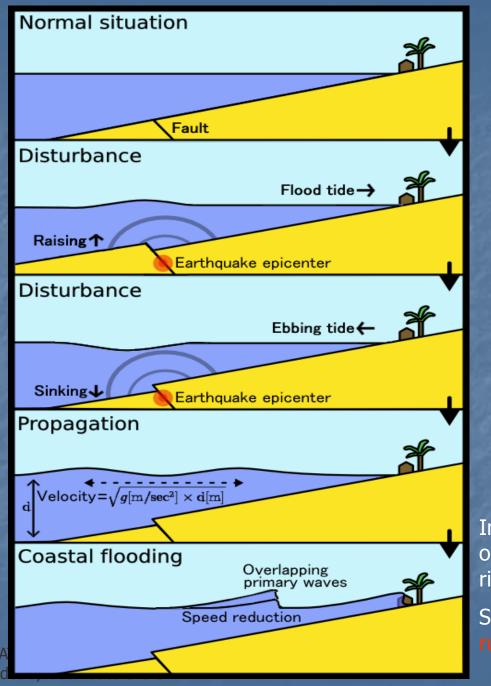








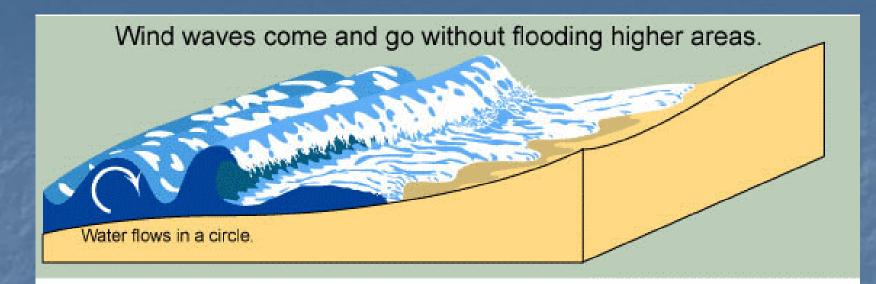




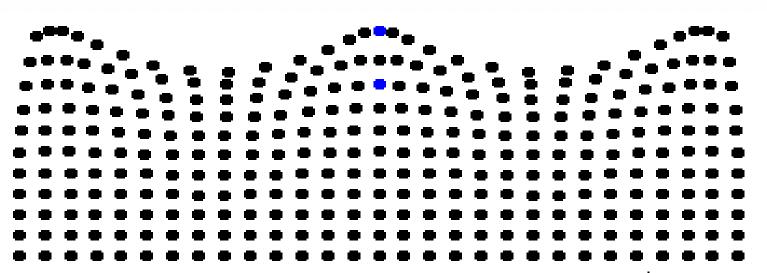
Immediatamente prima dell'onda si osserva un drawndown, ovvero un ritiro anche significativo del mare.

Segue l'onda vera e propria, detta run-up

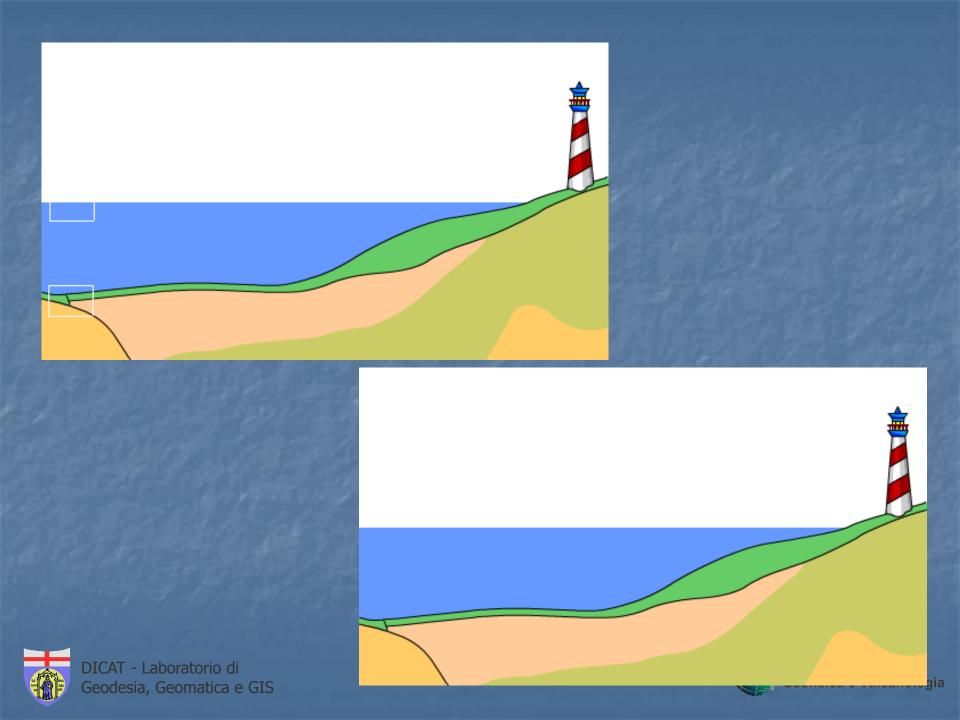
Geofisica e Vulcanologia

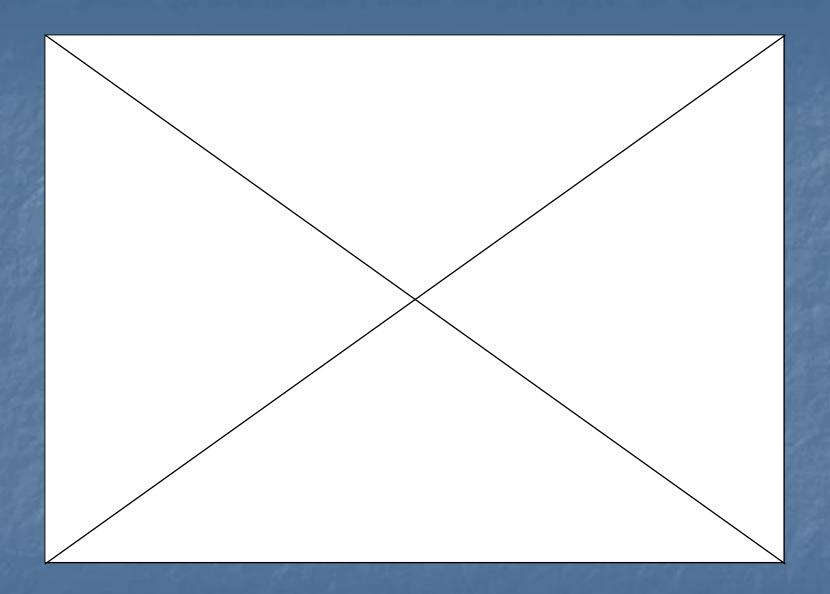


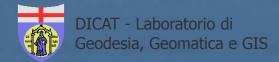
Moto di un'onda marina

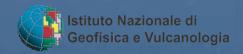






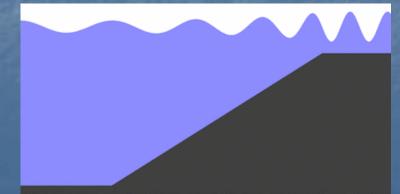


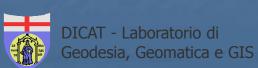


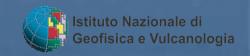


Un po' di fisica....

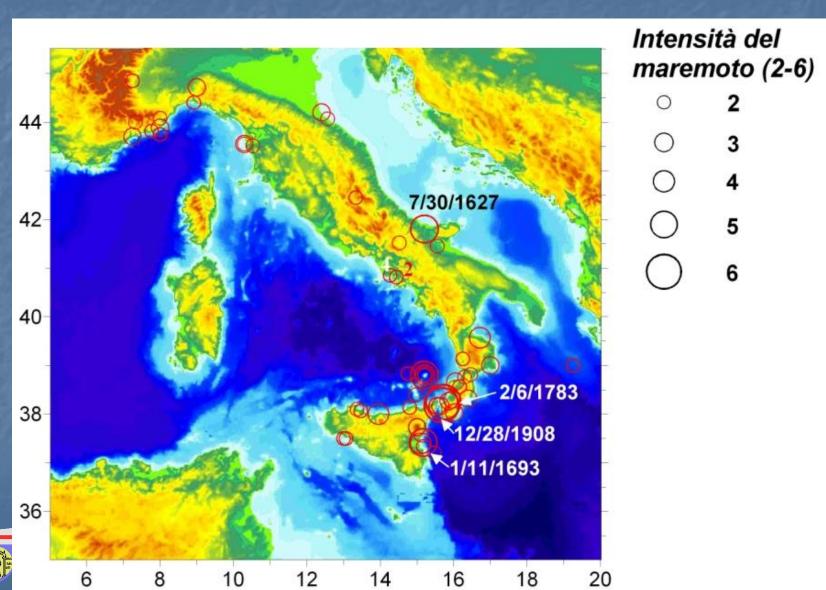
- La perdita di energia di una onda è inversamente proporzionale alla sua lunghezza d'onda: le onde di tsunami hanno lunghezza d'onda fino a 500 km, quindi dissipano poca energia anche in tragitti molto lunghi!
- La velocità di una onda di tsunami è legata alla accelerazione di gravità dalla relazione $V=\sqrt{g^*h}$, dove h è la profondità del mare. Ad esempio una onda che viaggia dove il mare è profondo 6100 metri ha una velocità di circa 900 km/h.
- Con l'avvicinarsi alla costa, la velocità si riduce in funzione della profondità e naturalmente diminuisce (ad esempio se il fondo è a 100 metri, la velocità diventa 120 km/h) ma il periodo dell'onda rimane costante. La lunghezza dell'onda decresce.
- Le onde quindi si "impacchettano" dando origine ad una cresta molto elevata, che può raggiungere alcune decine di metri.





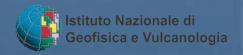


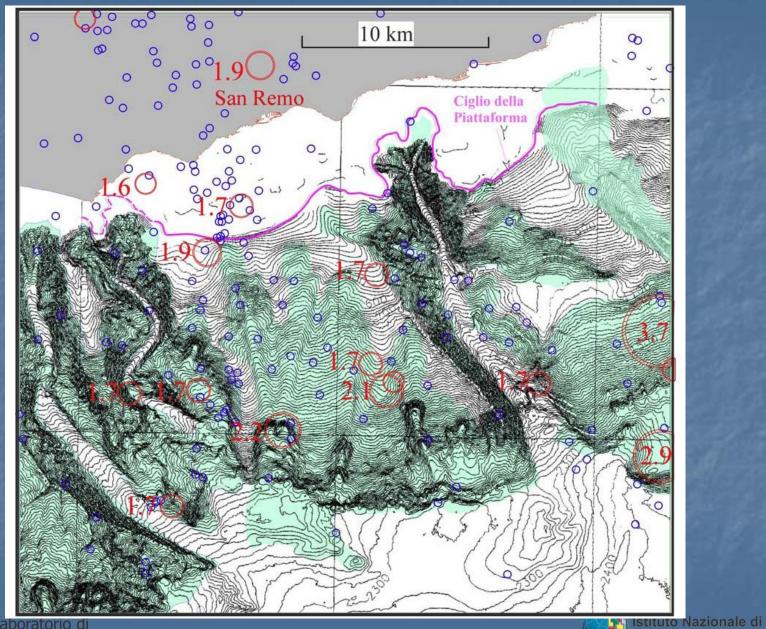
Mappa delle localizzazione degli tsunami in Italia



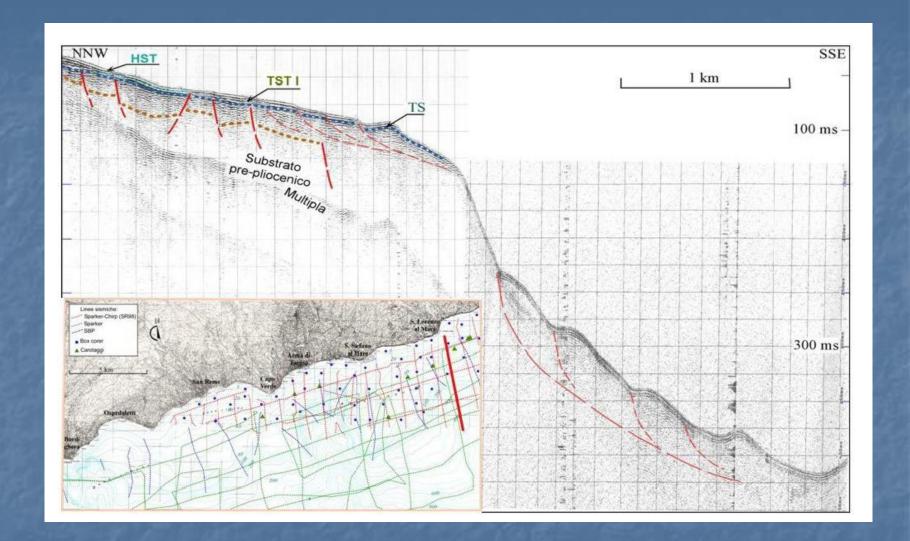
ale di canologia

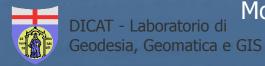
DATA	CAUSA	INTENSITA' (1-6)	NOTE (Scala di intensità degli tsunami Sieberg-Ambraseys)
1564	Associato a terremoto	Intensità 2	2: Onda leggera notata solo da
1703	Terremoto sottomarino	Intensità 2	coloro che hanno famigliarità con le
1808	Associato a terremoto	Intensità 2	onde marine. Si può notare solo su
1809	Origine sconosciuta	Intensità 2	spiagge molto piatte.
1818	Terremoto sottomarino	Intensità 2	
1828	Associato a terremoto	Intensità 3	3: Onda piuttosto forte, notata da
1887	Terremoto sottomarino	Intensità 3	molti. Imbarcazioni leggere
1888	Terremoto sottomarino	Intensità 2	vengono allontanati dalla costa.
1968	Terremoto sottomarino	Intensità 2	Danni leggeri alle strutture costiere.
1979	Frana sottomarina	Intensità 3	Negli estuari si può verificare una corrente in risalita.



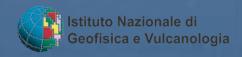


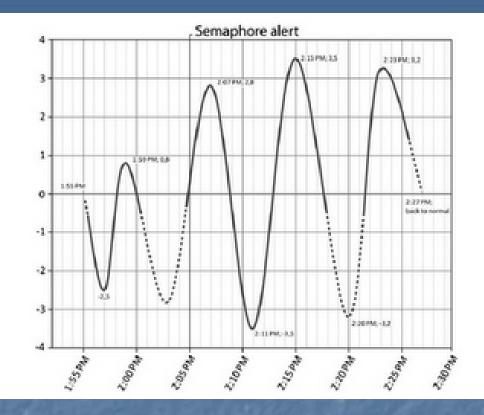
Geofisica e Vulcanologia

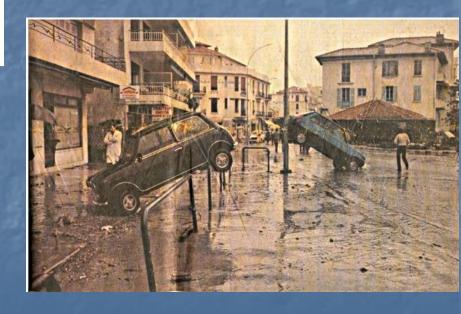


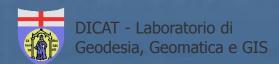


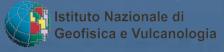
Morelli 2008

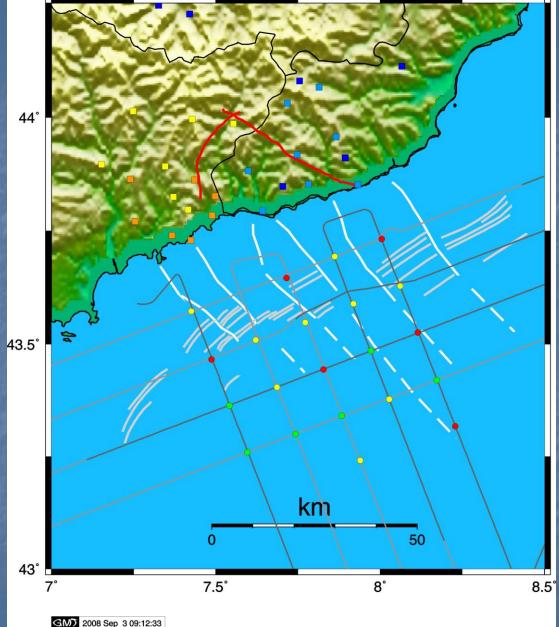






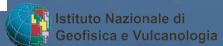








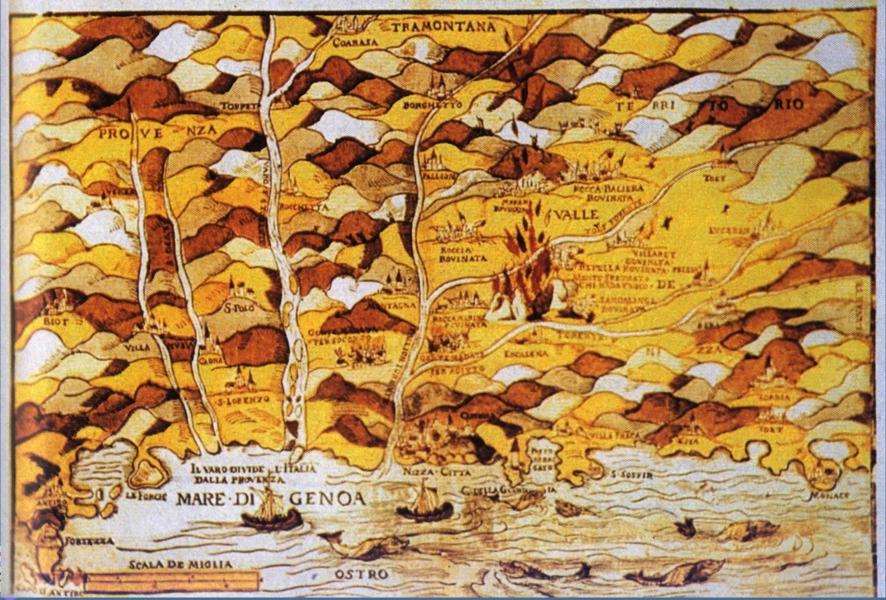
DICAT - Laboratorio di Geodesia, Geomatica e GIS



Enn ware Erschröckliche und Erbermiliche Neue sentung Bon den sieben Stetten fo

Bott Der Minerbing burch ein vierporten Graufamen Erbbibenvalles in grundt verderbt End vil vmb ligende Cten ferficht Alfo wift

ben Billiftanta von Pannen, im 1 f 6 4. jat. Din ba. Judy, gefeben wir ber beider bem Deit in bas Cunfe gread erne aum in men namming ern befereighten beit Beide und ben Cunfe gread erne aum in men namming ern befereighten gent.



Cos'è un GIS (Geographic Information System)?

- È un insieme organizzato di: 1) procedure / metodi matematici
 - 2) risorse umane
 - 3) risorse materiali: dati e software

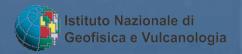
- utilizzati per: raccogliere
 - visualizzare
 - aggiornare
 - condividere
 - elaborare

informazioni geografiche spazialmente distribuite



pianificazione, progettazione, controllo del territorio





3) I dati in ambiente GIS:

- non sono una rappresentazione puramente geometrica degli oggetti presenti nella realtà
- ad essi sono associate informazioni topologiche (mutue relazioni, quali connessione, adiacenza, inclusione)
- e attributi descrittivi degli oggetti

Esempio:

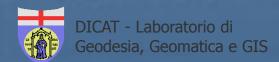
una piscina in CAD: è un rettangolo delimitato da una poligonale (CAD=Computer Aided Design)

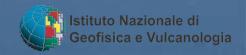
una piscina in GIS: è un rettangolo i cui vertici hanno coordinate reali,

a cui è associata il valore della sua superficie

e i suoi attributi (profondità, nome proprietario, etc)

Limite dei sistemi GIS → reperimento e aggiornamento dei dati

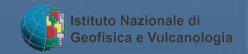




1) Le procedure in ambiente GIS

sono sequenze di comandi che permettono di effettuare:

- analisi qualitative di confronto e sovrapposizione di mappe
- analisi quantitative dei dati anche non omogenei, anche 3D
- elaborazioni statistiche
- → per creare cartografia tematica
- → per osservare e studiare i processi che coinvolgono e modificano il territorio e l'ambiente
- → sistema di supporto alle decisioni



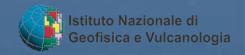
1) Le procedure in ambiente GIS

sono sequenze di comandi che permettono di effettuare:

- analisi qualitative di confronto e sovrapposizione di mappe
- analisi quantitative dei dati anche non omogenei, anche 3D
- elaborazioni statistiche
- → per creare cartografia tematica
- → per osservare e studiare i processi che coinvolgono e modificano il territorio e l'ambiente
- → sistema di supporto alle decisioni

2) La risorsa umana anche in ambiente GIS è fondamentale

- per costruire procedure adeguate ad analizzare il fenomeno in studio
- per valutare bontà e accuratezza dei risultati ottenuti



Disegniamo le mappe di rischio

Dal punto di vista matematico, il rischio viene calcolato come:

$$R = H \times E \times V$$

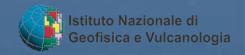
dove:

- H è la pericolosità, ossia la probabilità che un evento calamitoso di una certa intensità vada ad interessare una data regione spaziale in una data finestra temporale;
- È è un'opportuna grandezza indicativa degli elementi a rischio, tutti quei beni (e.g. popolazione, proprietà, attività produttive) presenti in una determinata area e quindi potenzialmente interessati dal fenomeno;
- V è la vulnerabilità, ossia il grado atteso di perdita degli elementi esposti, provocato dal verificarsi di un fenomeno calamitoso di intensità nota.



Disegniamo le mappe di pericolosità





Modellazione idraulica dell'onda tsunami dal largo verso riva

<u>Approssimazioni</u> → <u>onda tsunami</u> = <u>onda solitaria</u>

- Onda rettangolare identificata dalla prima cresta
- La prima onda è la più distruttiva
- Il fronte d'onda è localmente parallelo alla costa
- Assenza dell'influenza di baie e stretti nell'incrementazione dell'altezza d'onda

Tsunami causato dal terremoto del 23 febbraio 1887:

- profondità del mare in prossimità della faglia (al largo): $h_0 = 2000$ m
- altezza d'onda al largo: (funzione dello scorrimento verticale della faglia)
- profondità del mare a riva:

$$h = 3 m$$

 $H_0 = 0.10 - 0.50 \text{ m}$

Processo di shoaling
$$H = H_0 \left(\frac{h_0}{h}\right)^{\frac{1}{4}} \longrightarrow H = 1.5 \text{ m} \longrightarrow \text{evento debole}$$

DICAT - Laboratorio di $H = 2.5 \text{ m} \longrightarrow \text{evento intenso}$

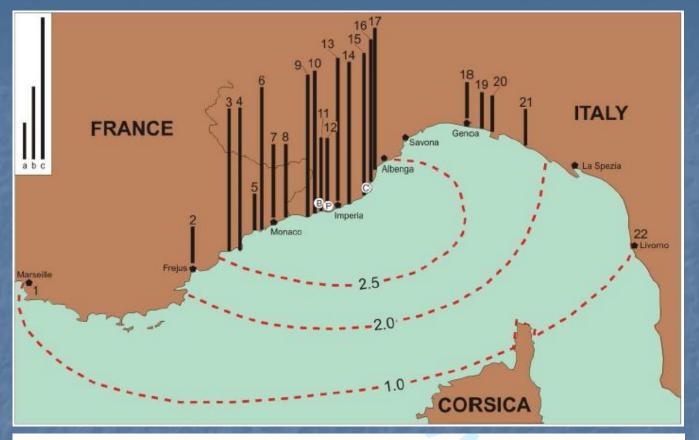


Figure 5. Consequences of the February 23, 1887 earthquake observed along the coast from Marseille (France) to Livorno (Italy). The red dotted lines correspond to the distribution of the intensity of the tsunami [intensity scale from Sieberg (1923) modified by Ambraseys (1962), compilation by A. Laurenti]. The black bars are local runup observations: 0 < a < 0.5 m; 0.5

DICAT - < b < 1 m; 1 < c < 2 m. Locations: 1, Marseille; 2, Fréjus; 3, Cannes; 4, Antibes; 5, Nice; 6, St to Nazionale di Geodesia, Geomatica e GIS

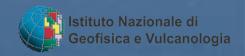
Modellazione idraulica dell'onda tsunami sulla terraferma

La metodologia sviluppata si compone di due fasi successive:

- 1) la determinazione del run-up, ossia la massima risalita verticale dell'onda rispetto alla riva
- 2) la valutazione dell'area inondabile

Approssimazioni

- 1) tutta l'energia dell'onda incidente la costa si trasforma istantaneamente in energia potenziale;
- 2) la perdita di energia che la massa d'onda subisce durante la propagazione sulla costa è trascurabile

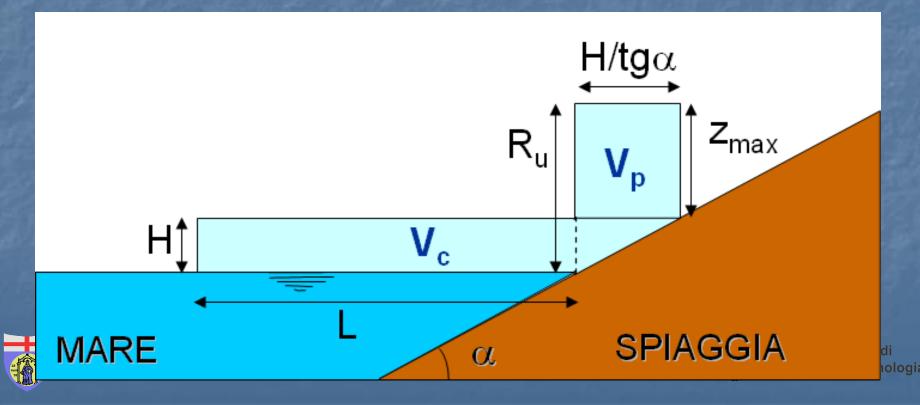


1) Determinazione del Run-up R_u

attraverso la conservazione dell'energia $\rightarrow rgV_cH_c=rgV_pH_p$

$$R_U = H + z_{max}$$

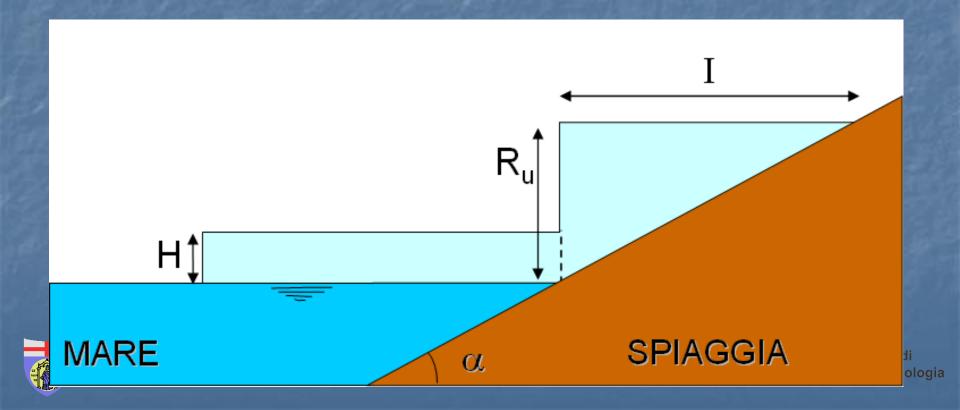
dove: **H** è l'altezza d'onda a riva \rightarrow processo di shoaling \mathbf{z}_{max} il massimo sopralzo raggiunto dall'acqua rispetto all'altezza d'onda \rightarrow = f(H, h, U, L, tg α)

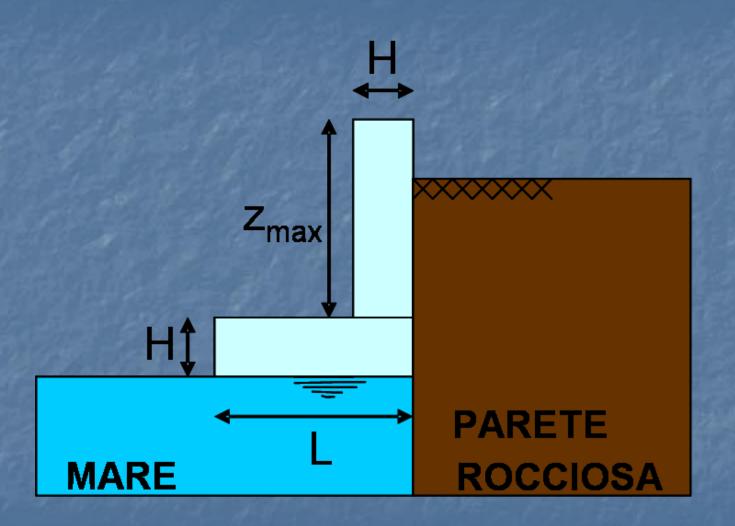


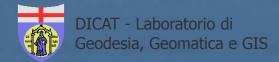
2) Determinazione dell'inondazione

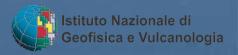
propagazione a pelo libero orizzontale $\rightarrow I = \varepsilon R_u - \epsilon_{DTM}$

coefficiente di scabrezza funzione degli ostacoli che l'onda incontra nella propagazione sulla terraferma



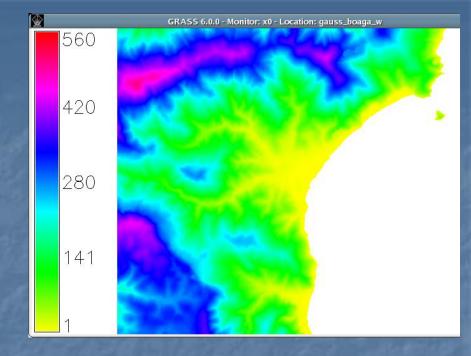






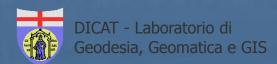
Dati

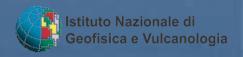
- ✓ Altezza d'onda a riva
- ✓ Linea di costa
- ✓ Modello Digitale del Terreno (DTM)
- ✓ Carta Uso del Suolo



Procedura GIS

- Calcolo della mappa delle pendenze
- Associazione alla linea di costa della pendenza media caratteristica
- ✓ Calcolo della mappa del run-up
- Costruzione della mappa delle scabrezze
 (attraverso riclassificazione della mappa uso del suolo)
- Calcolo della mappa di pericolosità



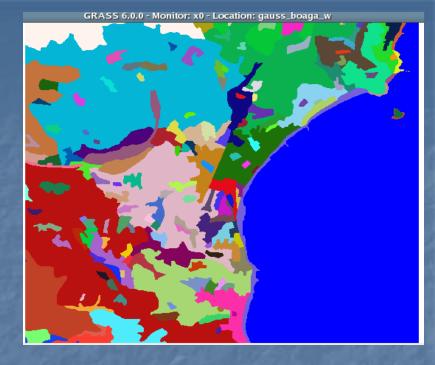


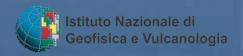
Dati

- ✓ Altezza d'onda a riva
- ✓ Linea di costa
- ✓ Modello Digitale del Terreno (DTM)
- ✓ Carta Uso del Suolo

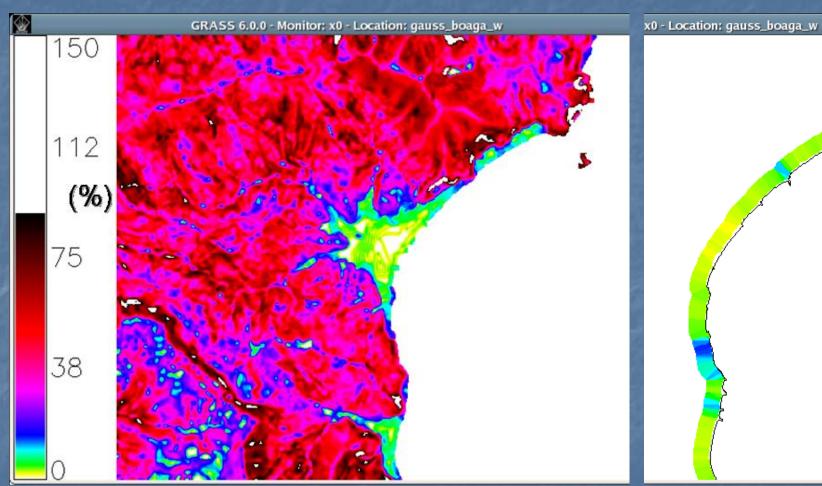
Procedura GIS

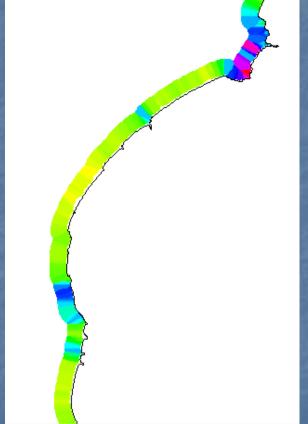
- Calcolo della mappa delle pendenze
- Associazione alla linea di costa della pendenza media caratteristica
- ✓ Calcolo della mappa del run-up
- Costruzione della mappa delle scabrezze
 (attraverso riclassificazione della mappa uso del suolo)
- Calcolo della mappa di pericolosità

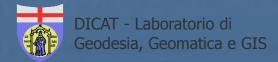




Mappa delle pendenze



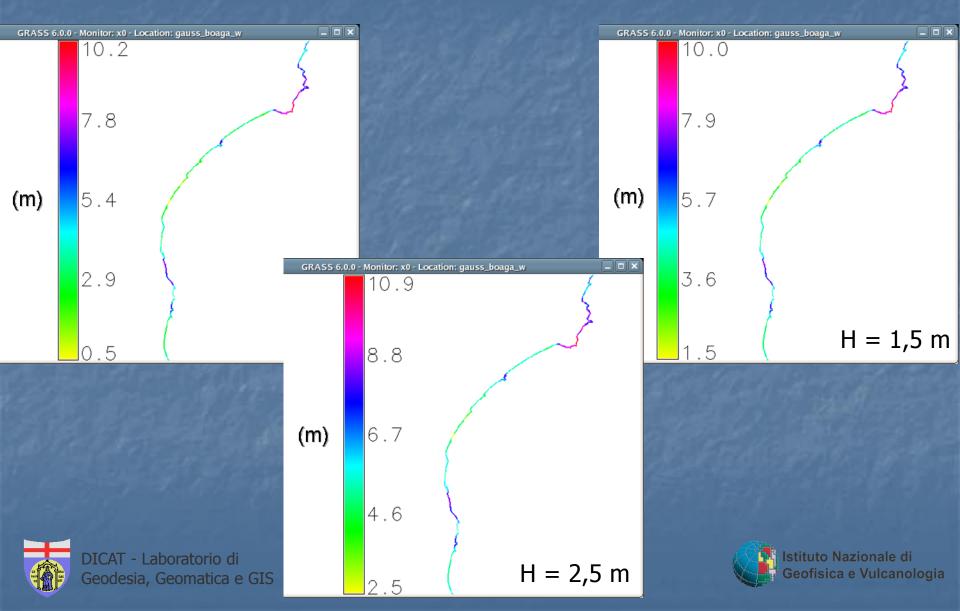






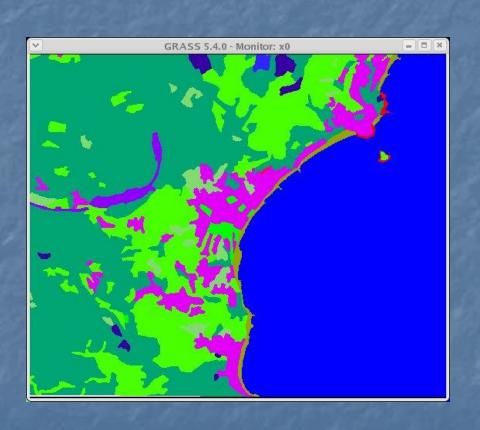
Mappa del run-up R_u

$$R_U = H + z_{max}$$

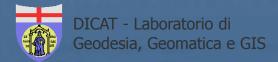


Mappa delle scabrezze ε

Vuole rappresentare al meglio il fatto che gli eventuali ostacoli presenti nel territorio (edifici, alberi, etc...) sono in grado di rallentare l'onda





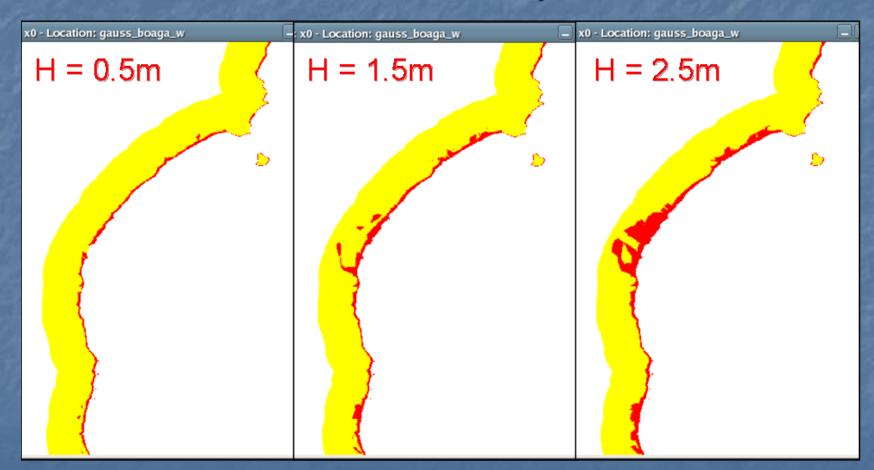


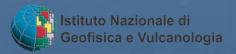
Mappa di potenziale inondazione ossia mappa di pericolosità

$$I = \epsilon R_u - e_{DTM}$$

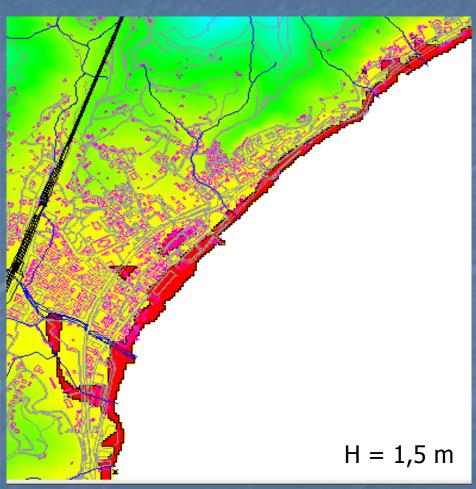
Se $I > 0 \rightarrow pixel inondato$

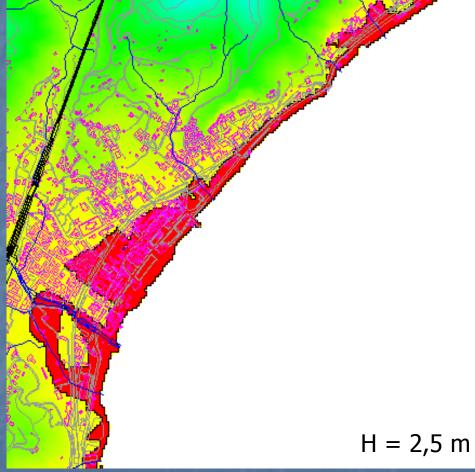
Se $I < 0 \Rightarrow$ pixel non inondato

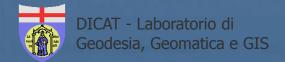


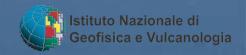


Mappa di potenziale inondazione ossia mappa di pericolosità

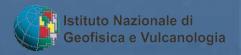








Navigazione della piattaforma GIS



Le mappe di rischio

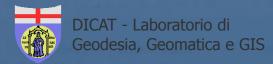
Dal punto di vista matematico, il rischio viene calcolato come:

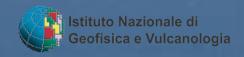
$$R = H \times E \times V$$

dove:

- H è la pericolosità, ossia la probabilità che un evento calamitoso di una certa intensità vada ad interessare una data regione spaziale in una data finestra temporale;
- E è un'opportuna grandezza indicativa degli elementi a rischio, tutti quei beni (e.g. popolazione, proprietà, attività produttive) presenti in una determinata area e quindi potenzialmente interessati dal fenomeno;
- V è la vulnerabilità, ossia il grado atteso di perdita degli elementi esposti, provocato dal verificarsi di un fenomeno calamitoso di intensità nota.

Il Rischio dipende anche dagli elementi esposti e dalla loro vulnerabilità per cui in Liguria varia fortemente in funzione della stagione





Calcolo delle aree interessate

Nell'area test:

Sup. Inondata (m ²)	Spiagge	Strade	Edifici
H=0.5m	78,000	22,000	10,000
H=1.5m	100,000	61,000	36,000
H=2.5m	111,000	135,000	109,000

Tabella 3. Superficie inondata per uso del suolo.



Stima delle perdite economiche

Da una ricerca sul territorio, si è valutato come:

- il 25% della superficie totale delle aree demaniali marittime è occupata nella stagione estiva da attrezzature "fisse" (cabine e bar-ristoranti);
- per tali aree si è stimata in media la presenza di una cabina ogni 7 m²;
- per le superfici non occupate da attrezzature "fisse" si è stimato mediamente un set di attrezzatura "mobile" (ombrellone+sdraio+lettino) in numero pari al numero di cabine più il 10%;
- i clienti presenti in uno stabilimento balneare nel periodo più affollato, si è stimato essere pari a 4-5 volte il numero delle cabine.

	N° cabine	N° set attrezzatura "mobile"	Max n° clienti coinvolti
H=0.5m	2,800	3,000	12,500
H=1.5m	3,550	3,900	16,000
H=2.5m	3,950	4,350	18,000

Tabella 4. Strutture e persone coinvolte sulle spiagge, per differenti altezze d'onda a riva.

Geodesia, Geomatica e GIS

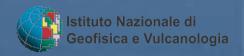
Stima delle perdite economiche

...per quantificare

	Cabine [€]	Set attrezzatura "mobile" [€]
H=0.5m	2,800,000	1,150,000
H=1.5m	3,550,000	1,500,000
H=2.5m	3,950,000	1,650,000

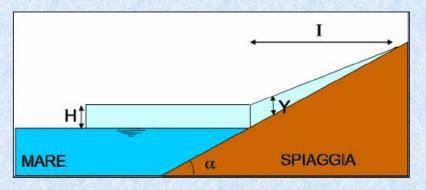
Tabella 5. Quantificazione economica del possibile danno a cabine e strutture mobili degli stabilimenti balneari.

Avendo ipotizzato un costo orientativo di 1000 € per cabina e 380 € per un set "ombrellone+sdraio+lettino



Prima valutazione dell'impatto sugli edifici

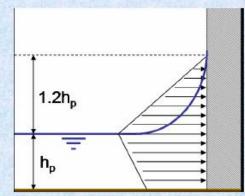
hp 3: propagazione sulla terraferma come onda di traslazione il cui tirante diminuisce linearmente ortogonale alla linea di costa



Codice ad hoc in linguaggio Fortran

Tirante d'acqua nell'area inondata

hp 4: spinta sugli edifici valutata come somma di componente statica e dinamica:



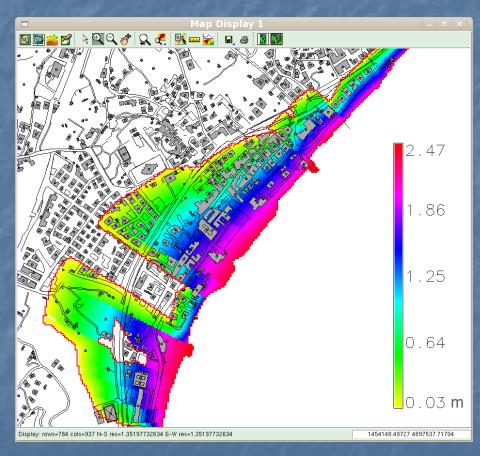
$$F = F_s + F_d$$
 dove: $F_s = [\rho g (2.2h_p)^2/2]$
$$F_d = [\rho g (1.6h_p)(2.2h_p)/2]$$

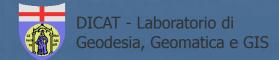
[Homma e Horikawa, 1964]

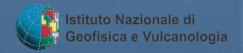
Tirante d'acqua per H = 1,5 m

. 48 1.12 0.75 0.39 . 02 **m** 1454508.97816 4897070.61871

Tirante d'acqua per H = 2.5 m

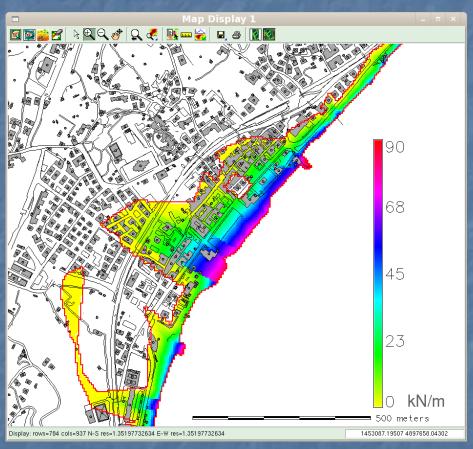


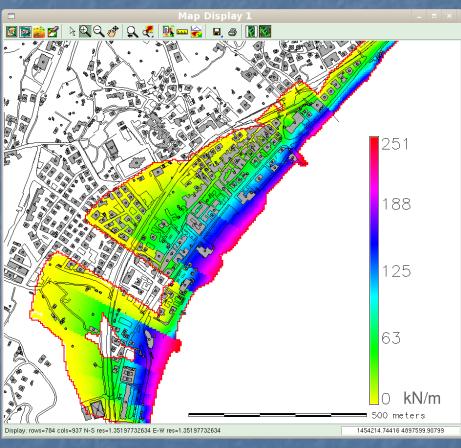


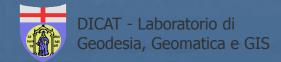


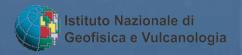
Spinta per H = 1,5 m

Spinta per H = 2,5 m









Conclusioni (1/2)

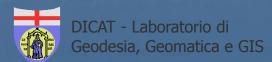
La probabilità di occorrenza di un maremoto in Liguria non è irrilevante

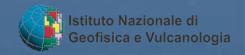
Le dimensioni dell'onda attese sono di un paio di metri

Le aree più colpite sono le zone costiere fino a 500 m dalla linea di costa e gli estuari dei fiumi

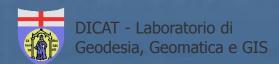
Il rischio è aggravato dal fatto che le condizioni di esposto hanno variabilità stagionale

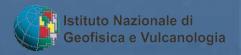
La tipologia dei costruiti e le spinte a cui verrebbero soggette non fanno prevedere danni strutturali





Possiamo/dobbiamo fare qualcosa?







D.A.R.T. II

Deep ocean

Assessment and
Reporting of
Tsunamis

Tsunami Warning Centers

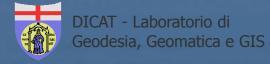
Trigger Mode

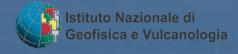
Request Mode

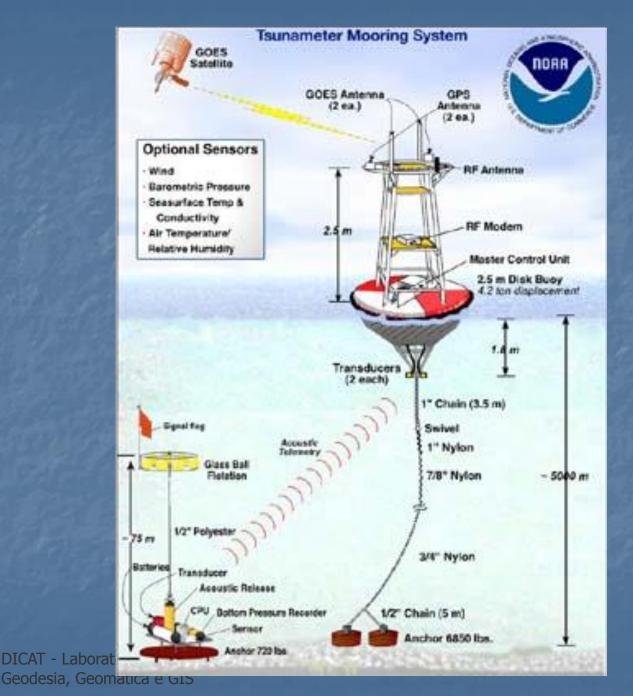


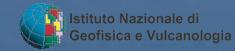
WCATWC (AK)
PMEL (WA)

PTWC (HI) NDBC (MS)













Istituto Nazionale di Geofisica e Vulcanologia

Conclusioni (2/2)

La costruzione di una protezione fisica è improponibile, per motivi ambientali, economici e non necessaria viste le caratteristiche delle onde che potrebbero colpire le coste liguri.

Il sistema di early-warning sarebbe parzialmente giustificabile dai tempi di propagazione dell'onda, che sono dell'ordine dei 10 min. Il fattore economico e le necessarie infrastrutture di comunicazione non favoriscono tale soluzione.

Nel caso venisse istituito sarebbe assolutamente necessario istruire la popolazione sul comportamento da adottare ed intervenire sul territorio con la segnaletica e l'individuazione delle aree non inondabili e dei punti di raccolta.

L'istruzione e la segnaletica sono la base della mitigazione del rischio, insieme alla percezione dello stesso da parte della popolazione e degli amministratori locali. Peraltro l'aggravio economico è relativamente contenuto.

L'effetto di queste azioni sarebbe ulteriormente potenziato se fosse accompagnato da un efficiente sistema di localizzazione del terremoto in grado di veicolare l'informazione ad una rete di comunicazione efficiente ed articolata.

