3





Zeitreise durch den Wilson Zyklus I - IV

Kontinentale Graben
Topografie – Vulkanismus – Schwereanomalie
Seafloor Spreading
Bildung ozeanischer Kruste – thermophiles Leben
Transformationsstörung
Exkurs (crash course seismology)
Erdbeben –Herdflächenlösungen (beachballs)

Subduktionen Tohoku Erdbeben 2011

東北地方太平洋沖地震 Tohoku Erdbeben II. März 2011 – auf deutsch!

Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hg/retm/event/6868)

Ausgewählte Folien – auf deutsch übersetzt



Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)

https://earthquake.usgs.gov/earthquakes/eventpage/official20110311054624120_30/executive

Magnitude 9.1 NEAR THE EAST COAST OF HONSHU, JAPAN Freitag 11. März 2011, 05:46:24 UTC

Auf diesen zwei Luftaufnahmen sieht man das Okawa Schulhaus in Ishinomaki, Miyagi,

oben: am 15. März, nach dem Tsunami.

unten: am 28. September 2020.

78 Schülerinnen und Schüler und 10 Lehrpersonen kamen im Tsunami um.

(Quelle: The Yomiuri Shimbun via AP Images)



5

6

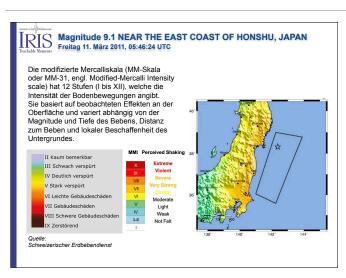
7

Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)

Additional Reading:

Ghosts of the Tsunami: Death and Life in Japan's Disaster Zone, Richard Lloyd Parry, Picador, 320 pp., 2018

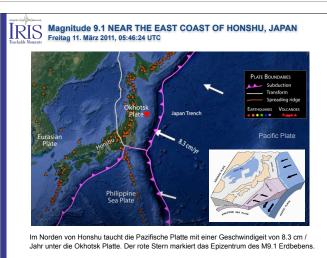
The Extraordinary Voyage of Kamome - A Tsunami Boat Comes Home: https://kamome.humboldt.edu/Redwoods Coast Tsunami Work Group Remembrance page: https://rctwg.humboldt.edu/remembering-great-east-japan-earthquake-march-11-2011



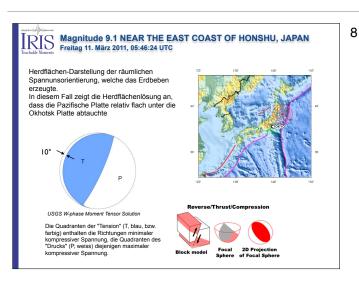
Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)

http://www.seismo.ethz.ch/de/earthquakes/alerting/shakemap/

Relevant animation: Earthquake Intensity https://www.iris.edu/hq/inclass/animation/earthquake_intensity



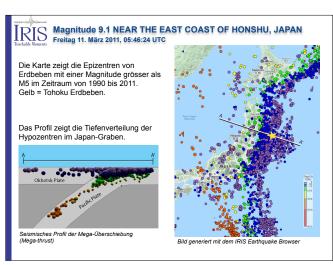
Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)



Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)

Relevant Animation:

Focal Mechanisms Explained: https://www.iris.edu/hq/inclass/animation/focal_mechanisms_explained



Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)

Explore the Seismicity:

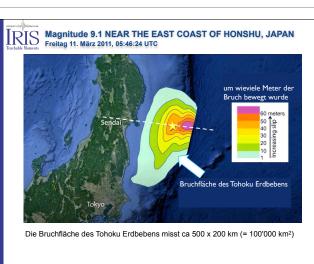
9

10

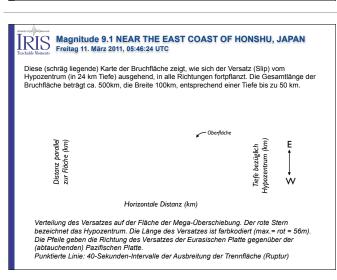
11

12

IRIS Earthquake Browser: http://ds.iris.edu/ieb/

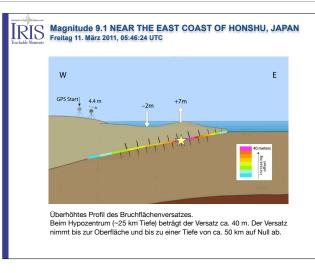


Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)



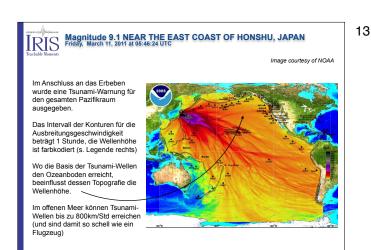
Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)

Image courtesy of the U.S. Geological Survey



Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hq/retm/event/6868)

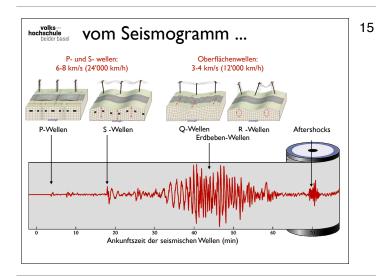
Offenbar ist diese Folie gegenüber der ersten Version (s. Ende der 4. Vorlesung) nochmals **korrigiert** worden.



Powerpoint Präsentation von IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology), 10 Jahre später auf dem Internet zur Verfügung gestellt: unter Teachable Moment Presentation (https://www.iris.edu/hg/retm/event/6868)

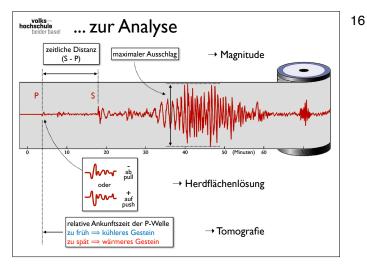
14

Seismische Methoden Magnitude Herdflächen Tomografie



Körperwellen (P- und S-Wellen) haben eine Geschwindigkeit von 6 - 8 km/s (bis zu 24'000 km/h), d.h. sie durchdringen die Erde und gelangen an jeden Ort an der Erdoberfläche in weniger als 1 Stunde.

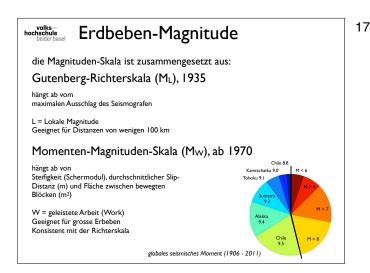
Oberflächenwellen (Q- und R-Wellen) haben eine Geschwindigkeit von 3 - 4 km/s (bis zu 12'000 km/h), d.h. die sie umrunden die Erde (40'000 km) in ca. 3.5 Stunden.



Zur **Lokalisierung** eines Erdbebens benützt man das sog. Laufzeitendiagramm. Aus dem zeitlichen Abstand zwischen dem Eintreffen der P- und der S-Welle ergibt sich die Distanz des Erdebebns von der Messstation.

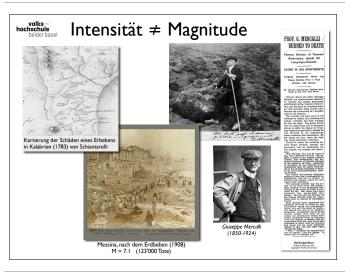
Zur Berechnung der **Magnitude** eines Erdbebens benützt man die Amplitude der Erstausschläge von Pund S-Wellen.

Zur Bestimmung der **Bewegungsfläche** eines Erdbebens benützt man die sog. **Herdflächenlösung**, d.h. das Vorzeichen des Erstausschlags der P-Welle. Für **seismische Tomografie** benützt man die abweichende Ankunftszeiten



Generell wird heute – in den Nachrichten – die Magnitude in der "nach oben offene Richterskala" angegeben

Die **6 grössten Erdbeben**, welche sich zwischen 1906 und 2011 ereignet haben, haben zusammen mehr als die Hälfte des gesamten seismischen Momentes erbracht.



18 Intensitäten = "gefühlte Magnitude"

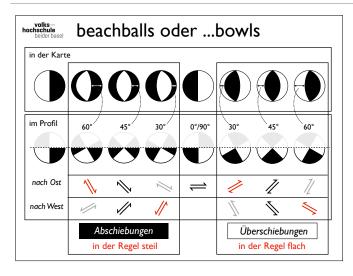
http://www.earthquakes.bgs.ac.uk/hazard/ History_intensity.htm Nach seiner Priesterweihe studierte Mercalli bei Antonio Stoppani Geologie. Er war zuerst Professor an den Priesterseminaren in Mailand und Domodossola. 1892 wechselte er an die Universität Catania, wo er Mineralogie und Geologie lehrte, und 1892 an die Universität Neapel als Lehrer für Vulkanologie. Von 1911 bis 1914 war er Leiter des

Е	Europäische Makroseismische Skala (EMS) 1998						
Inten	ısität	Beschreibung (Quelle: http://de.wikipedia.org/wiki/Europäische_Makroseismische_Skala)			≈ M		
T	nicht fühlbar	Selbst unter günstigen Bedingungen nicht fühlbar.					
II	kaum bemerkbar	Einzelne ruhende Personen nehmen die Erschü Stockwerken von Gebäuden.	EMS	Intensität	2		
Ш	schwach	Schwache Erschütterungen werden durch Perso befinden. Ruhende Personen fühlen ein Schwan	I	nicht fühlbar	3		
IV	deutlich	Von vielen Personen innerhalb von Gebäuden v Schlafende erwachen. Die Stärke der Erschütte	Ш	kaum bemerkbar	4		
		Geschirr klappern, hängende Objekte beginnen		schwach			
^	stark	Von den meisten Personen innerhalb von Gebä Personen flüchten aus Gebäuden, viele Schlafen	l IV	deutlich	5		
		Objekte schwingen deutlich, Porzellan und Gläs sind stark, kopflastige Objekte fallen um. Türen	٧	stark			
VI	leichte Gebäudeschäden	Wird von den meisten Personen innerhalb von Viele Personen in Gebäuden erschrecken und f berunter Leichte Schäden an normalen Gebäud	VI	leichte Gebäudeschäden	5.3 - 5.9		
VII	Gebäudeschäden	Die meisten Personen in Gebäuden erschrecke	\ \/II	Gebäudeschäden	6.0 - 6.9		
		viele Gegenstände fallen aus Regalen und offen beschädigt, so etwa durch Mauerrisse und teilw		schwere Gebäudeschäden			
VIII		Möbel können umfallen. Viele normale Gebäude Mauerrisse, einige Gebäude fallen teilweise zus	IX	zerstörend	7.0 - 7.3		
IX	zerstörend	Hohe Strukturen wie Denkmäler oder Säulen f	×	sehr zerstörend	7.4 - 7.7		
×	sehr zerstörend	fallen teilweise zusammen, einige Gebäude wer Viele normale Gebäude stürzen ein.	ΧI	verwüstend	7.8 - 8.4		
XI	verwüstend	Die meisten normalen Gebäude stürzen ein.	XII	vollständig verwüstend	8.5 - 8.9		
XII	vollständig verwüstend	Fast alle über- und unterirdischen Bauwerke we	erden zerstör	t oder schwer beschädigt.	> 9.0		

Weitere heute noch verwendete Skalen:

Vesuv-Observatoriums bei Neapel.

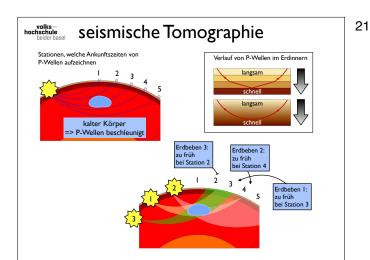
- Mercalli 1902 Mercalli Cancani 1912 Mercall Cancani Sieberg 1923 daraus modif. Mercalliskala MM
- übersetzt engl (Richter) Mercalli Wood Neuman 1931 = Modified Mercalli Scale MM-S
- JMA (Japan Meteor. Agency) 1951 (7 Stufen wie Omori)
- 956 MM-56 modified Mercalli (durch Richter überholt, aber ohne seinen Name, wegen RichterSkala)
- 1998 EMS-98 europ.makroseism.skala (nach meeting 1991 in München)



Man muss sich vorstellen, nicht auf den Ball, sondern in die untere Hälfte des aufgeschnittenen Balls, in die Schüssel (bowl) zu schauen.

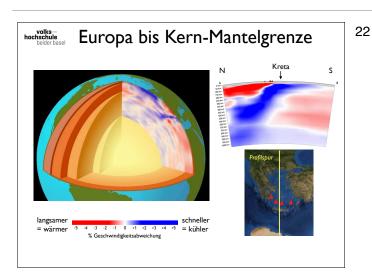
Man nennt diese Form der Darstellung "untere Halbkugel Projektion" (lower hemisphere projection). Beachte: rot eingezeichnet sind die wahrscheinlich benützten Bruchflächen, grau die eher unwahrscheinlichen.

19



Mit zunehmender Tiefe nimmt die **Wellengeschwindigkeit** zu.

Dies führt zu seismischer **Refraktion** (ganz ähnlich wie wir es aus der Optik kennen). Je näher der Oberfläche desto geringer die Temperatur und desto langsamer die Fortpflanzung. Dies führt zu gekrümmten Bahnen, die nach oben konvex sind, d.h. die Wellen verlaufen im Inneren der Erde auf gekrümmten Bahnen (je tiefer in der Erde um so schneller). Seismische Wellen können übrigens auch (wieder ähnlich wie in der Optik) an der Erdoberfläche und an der Kern–Mantel Grenze und der Grenze äusserer–innerer Kern, sogar mehrfach, reflektiert werden. Auf diese Weise erreichen sie auch Messstationen welche auf der, dem Epizentrum gegenüberliegenden Seite des Globus liegen.



Do-it-yourself Tomografie auf dem Server https://www.pedagogie.ac-nice.fr/svt/productions/tomographie2/

Da der äussere Kern flüssig ist, ist seismische Tomografie nur bis zur Kern-Mantelgrenze möglich.

einmal durch den ganzen Wilson Zyklus

24

23

Diese Tour folgt den plattentektonischen Prozessen vom Zerbrechen eines Superkontinents bis zu seiner Wiedervereinigung, d.h. von der Entstehung einer konstruktiven Plattengrenze (seafloor spreading) über die Bewegung der tektonischen Platte – vorbei an andern Platten – hin zur destruktiven Plattengrenze (kontinentale Kollision).

hochschule
beider basel

destruktiv

5

Ozean – Kontinent

Konservativ

7

Kontinent – Kontinent

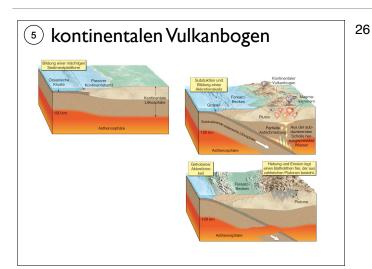
destruktiv

8

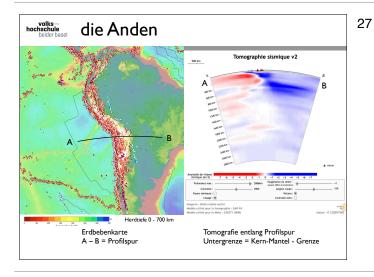
Kontinent – Kontinent

28

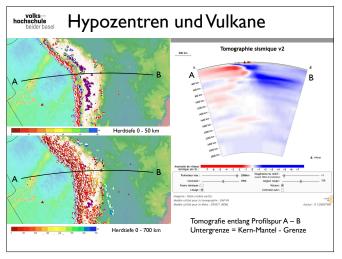
5 kontinentale Vulkanbögen ^{Anden}



Destruktive Plattengrenze: Subduktion einer ozeanischen unter eine kontinentale Platte

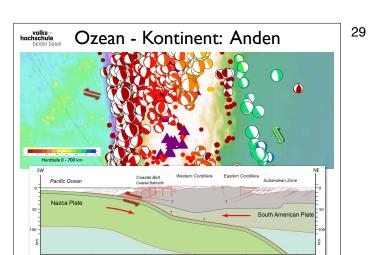


Do-it-yourself Tomografie auf dem Server https://www.pedagogie.ac-nice.fr/svt/productions/tomographie2/



Do-it-yourself Tomografie auf dem Server https://www.pedagogie.ac-nice.fr/svt/productions/tomographie2/

oben: Seichte Beben zeigen im Westen Überschiebungen nach Westen (=Subduktion nach Osten), und im Osten sinistrale Verwerfungen parallel zum Gebirgsrand. In der Mitte Vulkanismus. unten: Tiefbeben (600km Tiefe, grün) zeigen aber Subduktionen der Nazca Platte nach Osten, bzw. Aufschiebungen der südamerikanischen Platte (bzw. Mantels), an.



Seichte Beben (dunkelrot) zeigen an der Küste (im Westen) Überschiebungen nach Westen (=Subduktion nach Osten), und in der "subAndean Zone" (im Osten) sinistrale Verwerfungen parallel zum Gebirgsrand.

Tiefbeben (600km Tiefe, grün) sind im Profil nicht dargestellt, zeigen aber steile **Subduktionen der Nazca Platte nach Osten**, bzw. Aufschiebungen der südamerikanischen Platte (bzw. Mantels), an.

Vulkanismus

News plattentektonisches Setting Magmen und Vulkane

32

30

Nochschule
beider basel

Vulkanismus an Plattengrenzen

Mount Augustine
(Alaska)

Dekkan Trapp
(Indien)

Kilauea
(Havai)

Chimborazo
(Ecuador)

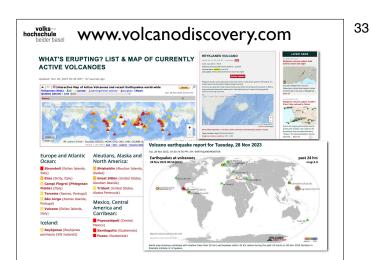
Typischerweise ist der **Vulkanismus** an konstruktive und destruktive **Plattengrenzen** gebunden, die Zusammensetzung der Magmen an diesen beiden Orten ist deutlich verschieden.

Norther beider basel

Vulkanismus an Plattengrenzen

Opensternen der Schriften der Sch

Aber es gibt auch platteninternen Vulkanismus. Hotspot Vulkanismus ist basaltisch, wenn das Magma direkt aus dem Mantel stammt. Steigt es durch kontinentale Kruste auf, kann es auch rhyolitisch werden (s. Yellow Stone)



Link zu aktuellen und weiterführenden Informationen zu Vulkan-Tätigkeit – Intenational https://www.volcanodiscovery.com

34 Link zu aktuellen und weiterführenden Informationen zu Vulkan-Tätigkeit – Italien

http://www.ingv.it/en/ **Video**: https://www.vo

Video: https://www.youtube.com/watch? v=KweKAZx2Hr8



No. Cascades Volcano Observatories

Cascades Volcano Observatories

Cascades Volcano Observatory

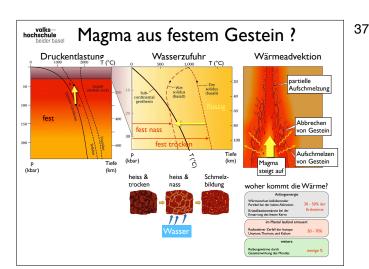
Full-Your follows

Link zu Vulkan-Tätigkeit – USA

https://www.usgs.gov/science/observatories 5 Observatorien: Alaska, California, Cascades, Hawaii, Yellowstone

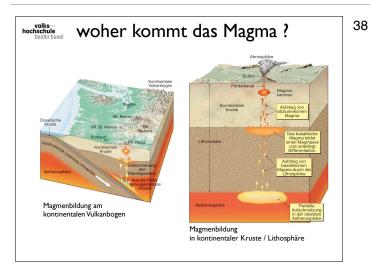
Magmen Vulkane und Plutone

36



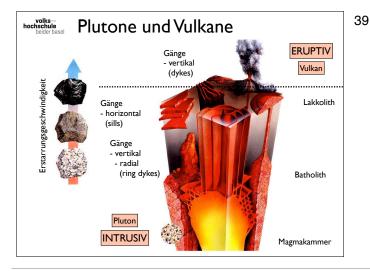
unter welchen Bedingungen schmilzt ein Gestein?

- 1 Druckentlastung: Bereich zwischen Liquidus und Solidus = Schmelze Festkörper-Gemisch
- 2 Wasserzufuhr: Solidus Nass und Trocken = Schmelzbereich für nasses (tiefer) und komplett trockenes (höher) Gestein => Schmelzen ist ein Oberflächen-Prozess
- 3 Advektion: Heisses Magma bringt Wärme => Wirtsgestein schmilzt (teilweise oder ganz)

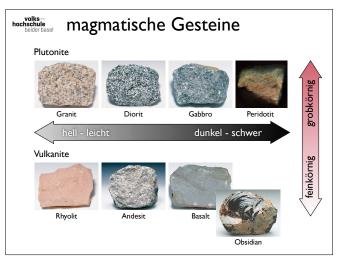


Im kontinentalen Vulkanbogen bildet sich das Magma, durch Wasserzufuhr aus dem subduzierten Krustengestein, im Mantel der oben liegenden – nicht in der abtauchenden – Platte.

Aufstieg und Assimilation des aufsteigenden basaltischen Magmas mit der kontinentalen Kruste, führt zu silikatreichem Magma mit hohem Gasgehalt



Vulkane befördern Magma an die Oberfläche. **Plutone** sind Intrusionen in der Tiefe.

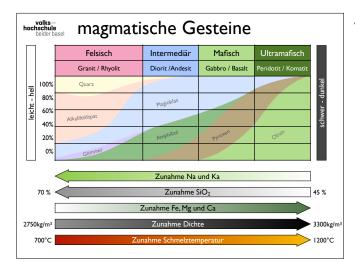


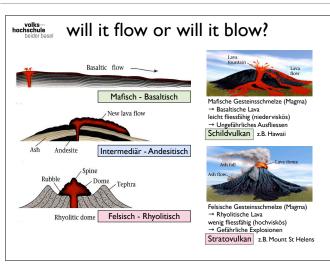
Dank langsamer Abkühlung sind **Plutonite** in der Regel **grobkörnig**.

40

Infolge Abschreckung an der Erdoberfläche sind **Vulkanite feinkörnig**, sie können sogar als **Gläser** erstarren.

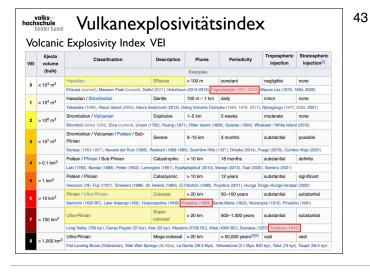
42





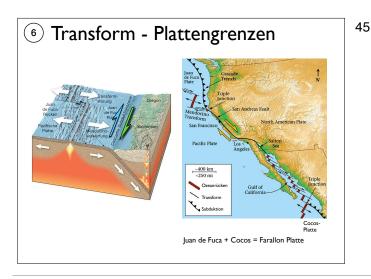
Basaltisch (90% aller Laven) – **flow**: Warm weniger dicht - nach oben wandern - eventuell differenzieren: leichte Bestandteile oben - weiter aufsteigen - Druckentlasung - entgasen - in basaltischen Laven: Lavafontänen (nicht gefährlich)

Sauer – blow: Druckanstieg - Festigkeit des Umgebungsgesteins wird überschritten -Kettenreaktion: Bruchbildung - Druckabfall - entgasen - Explosion - bildet Eruptionssäulen



als Liste leider nur auf der englischen Website erhältlich

6 Transformstörung San Francisco EQ 1906 Lawson report

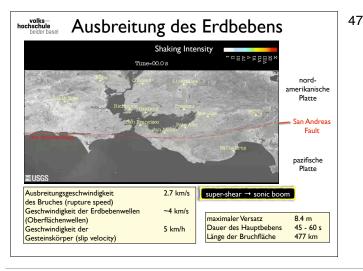


Der San Andreas Fault (SAF) ist nicht gerade sondern gekrümmt, und vollzieht deshalb nicht überall einer reinen Transformbewegung. Im Norden (Cascade trench) gibt es Subduktion (der Juan de Fuca Platte), das bedeutet eine zusätzliche Verkürzung (sog. Transpression) und im Süden (Gulf of California) gibt es eine Staffel von Spreizungsrücken, das bedeutet eine zusätzliche Dehnung (sog. Transtension).



46 **Datum**: 1906-04-18 **Uhrzeit**: 13:12:26 (UTC)

Hypozentrum: 37.750°N 122.550°W; 11.7 km depth



Magnitude: ML = 8.3 (Richter), MW = 7.9 (Momenten), MS= 7.7 (Oberflächenwellen)

Intensität: MMI VII - IX (Mercalli) in ca. 80 km breitem

Streifen landeinwärts

Dauer: Hauptbeben 45-60 s, ca. 20 s nach Vorbeben

um 5.12 Uhr

Tote: offiziell 700 (wahrscheinlich 2500-3000)

Schaden: ca. 9.5 Mrd. US\$ (umgerechnet auf Stand

~2006)

48

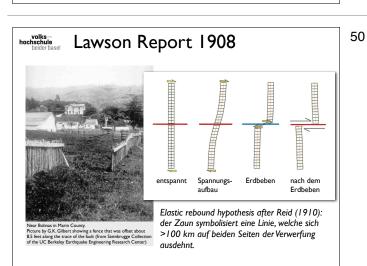


Slip entlang der Verwerfung während des Erdbebens ... in Fuss (!) Google Earth: 1906Epicenter.kmz und DistributionofSlip.kmz





Andrew Cowper Lawson (1861 - 1952) war ein Professor der Geologie an der University of California, Berkeley. Er war der Erste, der 1895 in der San Francisco Bay Area die San-Andreas-Verwerfung identifizierte. Er war Herausgeber und Mitautor des 1908 veröffentlichten Berichts über das San-Francisco-Erdbeben, der als "Carnegie-" oder "Lawson-Report" bekannt wurde (Wikipedia) Man wusste damals nichts von Plattentektonik, es wurden reine Beobachtungen wurden dargestellt. http://earthquake.usgs.gov/regional/nca/1906/18april/ howfast.php



Resultate desLawson-Berichtes:

49

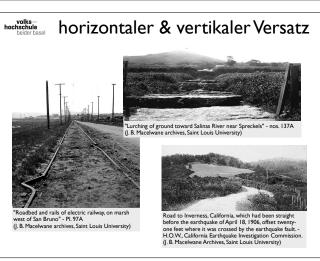
51

52

- es gibt einen zusammenhängenden San Andreas Fault
- Die Bewegung an der Störung ist eine dextrale (rechtssinnige) Blattverschiebung
- Beben wiederholen sich entlang der Störung
- Beziehung Geologie Intensität
- Einfluss der Bauweise
- Erklärung durch die "Elastic rebound" Hyothese des Geophysikers Harry Fielding Reid (1910)



http://www.eas.slu.edu/eqc/eqc_photos/1906EQ/ olema/40A.html http://www.theburningplatform.com/tag/earthquakes/



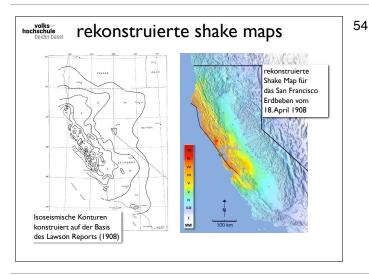
http://www.eas.slu.edu/eqc/eqc_photos/1906EQ/ sanfran/008.html

volks- hochschule Descriptions of Shaking and Damage					
-1	Not felt				
2	Felt by people at rest, but not miners in works, lamps and open doors swing, some pendulum clocks stopped				
2-3	Slight shock				
3	Felt by most people, usually for a short duration (< 20 s), direction of motion described				
4	Light shaking, most sleepers awakened, doors and windows rattled, longer duration (>30 s) and variability of motion described, water thrown from horse-troughs, water tanks, and canals				
5	Moderate shaking, objects shifted, milk spilled from pans, houses rocked with slight plaster cracking, some water tanks thrown down				
5-6	Trees strongly shaken, grassland and fields appear to move in waves				
6	Heavy shaking, objects moved and thrown from shelves, plaster cracked, windows broken, some chimneys and poorly braced walls damaged, bricks thrown from parapets, tall monuments shifted				
6-7	Ground cracks on roads and hillsides, some chimneys damaged				
7	Most chimneys thrown down or damaged, some masonry but no frame buildings damaged, piles of cordwood overthrown, some headstones overturned, small landslides and earth-slumps				
7-8	Liquefaction and large lateral spreads, all chimneys thrown down				
8	Well-built masonry damaged, some frame buildings shifted on their foundations, headstones and cemetery monuments overturned, extensive ground failure and settlement, foundations, water and gas pipes broken, railway tracks twisted				
8-9	Men, horses, and cattle thrown off their feet, bridges wrecked, frame buildings thrown from their foundations				
9	Masonry and frame buildings destroyed, massive landslides, pervasive ground failure, limbs broken from				

d, almost all headstones and cemetery monuments thrown down

Diese Beschreibungen sind heute nicht mehr ganz aktuell...

Es werden aber auch heute sehr anschauliche Beschreibungen aus dem Alltag verwendet. Ganz ähnlich wie bei der Beaufort-Skala für die Bestimmung der Windstärke erweisen sich solche qualitativen Beschreibungen sehr zuverlässig.



Links: Shake Map for 1906 constructed from felt reports, U.S. Geological Survey – Open-File Report 2005-1135 – Version 1.0

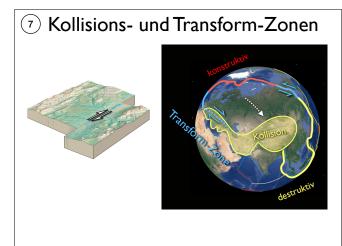
Rechts: Modified Mercalli Intensity Maps for the 1906 San Francisco Earthquake Plotted in ShakeMap Format (John Boatwright and Howard Bundock) https://pubs.usgs.gov/of/2005/1135/http://earthquake.usgs.gov/earthquakes/states/events/1906_04_18_iso.php http://earthquake.usgs.gov/regional/nca/simulations/background.php:

7 Transformstörung Komplikationen bei der Gebirgsbildung

55

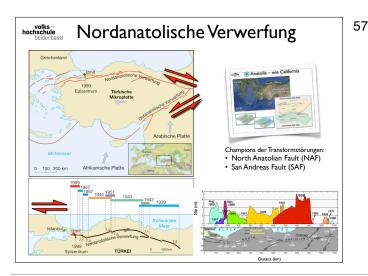
56

53



Bei der kontinentalen Kollision ist die Plattengrenze nicht mehr genau zu definieren, man spricht besser von Platten-Grenzzonen. Ähnliches gilt für die "Aufsplitterung" der Plattengrenze von Eurasia gegenüber Afrika in eine Anzahl sich individuell bewegender Mikroplatten. Die Summe der verschiedenen (und wechselnden) Bewegungen an

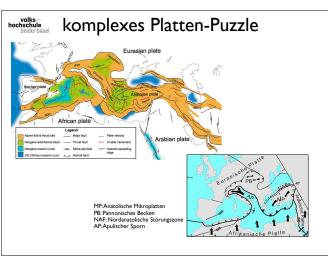
ihren Plattengrenzen bewirkt eine Transformbewegung zwischen Eurasia und Afrika



die **Nordanatolische Verwerfung** (North Anatolian Fault, NAF) ist wie die San Andreas Verwerfung eine **dextrale, über 1000km lange** Transformstörung.

U.S. Geological Survey Circular 1193 IRIS (Incorporated Research Institutions for Seismology)

Recent Earthquake Teachable Moments https://www.iris.edu/hq/retm/



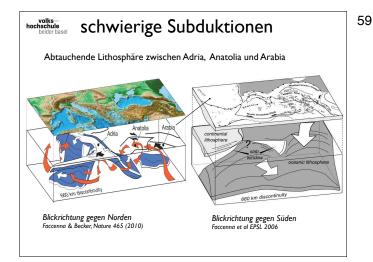
Das eingekeilte Stück der Afrikanischen Platte wird auch **Apulischer Sporn**, bzw. Adriatische Platte genannt.

Beachte: Vulkanismus und seismische Aktivität in Italien

Quellen:

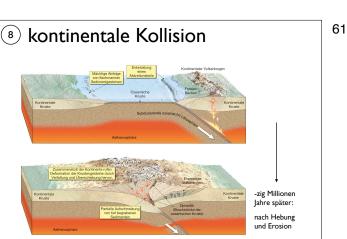
58

http://www.gfz-potsdam.de/en/research/ organizational-units/departments-of-the-gfz/ department-2/seismic-hazard-and-stress-field/topics/ long-term-basic-data/crustal-stress-field-in-europe/ https://www.gfz-potsdam.de/sektion/ erdbebengefaehrdung-und-dynamische-risiken/ themen/hintergrundinformationen-erdbeben/ krustales-spannungsfeld/

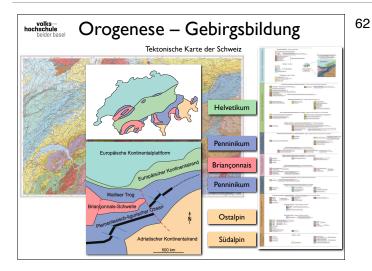


Wenn die Platten, der Schwerkraft folgend, ins Erdinnere abtauchen, entsteht ein Platzproblem. Aber nicht nur das. Durch das Eintauchen in immer höhere Temperaturen, kann die Platte auch mechanisch geschwächt werden und abreissen (slab break-off). Inset von Faccenna et al EPSL 2006: Blickrichtung gegen Süden. Ein nicht ganz reibungsloses Abtauchen der afrikanischen Platte unter die Türkei und die Ägäis ist dargestellt. Claudio Facenna, Thorsten Becker: Shaping mobile belts by small-scale convection, June 2010 Nature 465(7298):602-5 DOI 10.1038/nature09064

8 kontinentale Kollision die Alpen ... in five easy steps



Achtung: was unten gezeigt wird, ist, was wir heute sehen. Aber die komplexe Verkeilung inklusive Deckenbildung, Überschiebungen etc. geschieht nicht an der Oberfläche, sondern in der Tiefe bei hohen Temperaturen und Drucken.



Hintergrund = **Tektonische Karte der Schweiz**, rechts die Legende.

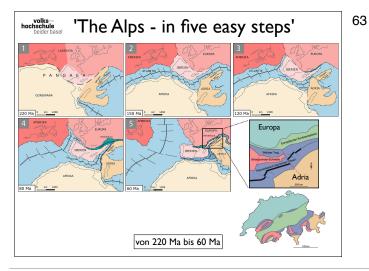
Vordergrund, oben: Schematische Karte mit der heutige Lage der **paläogeografischen Einheiten**; unten: deren Anordnung zur Zeit der grösste Öffnung des Tethys-Ozeans:

graugrün: Europäische Kontinentalplattform grün: Europäische Kontinentalrand – Helvetikum

lila: Wallisertrog – Penninikum (Ozean) rosa: Briançonnais-Schwelle (Mikrokontinent) lila: Piemontesiche-ligurischer Ozean – Penninikum (Ozean)

beige: Adriatischer Kontinentalrand - Ostalpin und

Südalpin



Phase 1-Pangäa im Verlauf der paläozoischen Gebirgsbildungen aus verschiedenen Kontinenten zusammengeschweisst. In der Trias beginnt Pangäa zu zerbrechen (Permokarbontröge).

Phase 2-In der Jurazeit wachsender alpinen Tethys-Ozeans

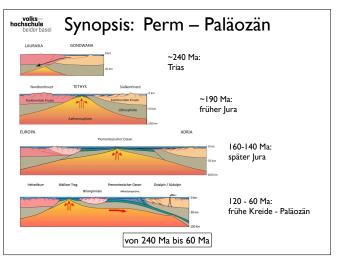
Phase 3-Öffnung der alpinen Tethys entlang ozeanischer Transform-Brüche. Ähnlich dem heutigen Golf von Kalifornien.

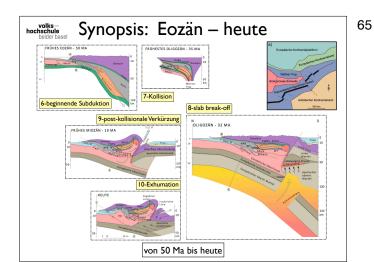
Phase 4-Frühe Kreidezeit: in der östlichen alpinen Tethys erste Gebirgszüge => ostalpiner Deckenstapel. Ab der mittleren Kreidezeit: Öffnung des Südatlantiks bzw. Rotation Afrikas: Plattenbewegung zwischen Afrika/Adria/Ostalpen und Europa auf einander zu. Phase 5-Frühes Paläogen: Kollision Ostalpin mit

Phase 1 bis 5 (siehe vorige Folie) in schematischen

Briançonnais und Europa.

Profilen





Phase 6-Die europäische Unterkruste und der Mantel tauchen unter Adria-Kruste und -Mantel, zwei Ozeane verschwinden.

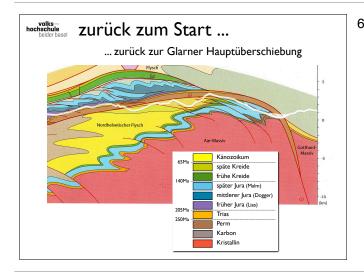
Phase 7-Die Alpen werden ganz auf den europäischen Untergrund geschoben.

Phase 8-Europäischer Kontinent: hochmetamorphe Gesteine nördlich der Insubrischen Linie aus tiefen Bereichen der alpinen Subduktionszone.

Wärmequelle "slab break-off".

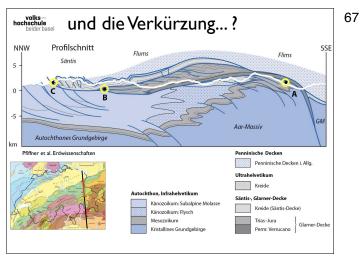
Phase 9-Die Insubrische Linie ist hat einen dextralen Bewegungssinn: Europa bewegt sich gegenüber Adria nach Osten.

Phase 10-Bei fortschreitender Kollision werden die Deckenstapel stark ausgedünnt und steilgestellt ("Wurzelzone").

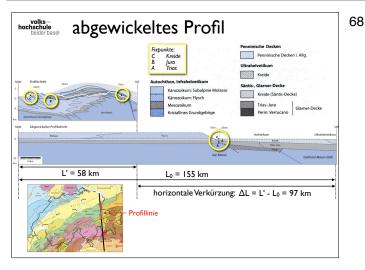


66 Tektonisches Profil der Glarner

Hauptüberschiebung: inklusive extrapolierter Überschiebungsdecken oberhalb der Topografie aus O.A. Pfiffner: Geologie der Alpen, 3.Auflage, utb (2015)



Um die **Gesamtverkürzung** in den helvetischen Decken zu finden, muss man die Decken so weit auseinander ziehen (abwickeln) bis die ursprünglich übereinander liegenden Punkte A, B und C wieder übereinander liegen.

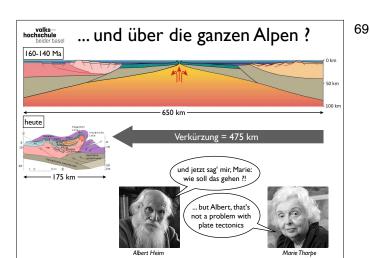


Obden: Profil (Profillinie auf rot eingezeichnet auf der tektonischen Postkarte)

Mitte: **abgewickeltes Profil**, Lage der geologischen Einheiten **vor** der Überschiebung.

Pfiffner et al. Erdwissenschaften

Die Verkürzung ist nur ganz **grob** aus dem vergleich der beiden Profile **abgeschätzt**.



Auch hier: **Verkürzung** ganz **grob abgeschätzt** aus den Profilen

hochschule was haben wir gelernt?

Plattentektonik - Theorie und Prozesse

- Start am mittelozeanischen Rücken (sea floor spreading) basaltischer Vulkanismus (effusiv)
- Entwicklung der ozeanischen Platte sie werden älter, dicker, schwerer, sinken ab
- Transformstörungen (versetzen MOR) beachballs beweisen "verkehrten" Schersinn
- Subduktionen slab pull (eigentlich slab glide) sind treibende Kraft, wie ridge push an MOR
- Vulkanische Inselbögen seismisch höchst aktiv back-arc spreading → neue Plattengrenzen
- Kontinentale Vulkanbögen saurer Vulkanismus (explosiv)
- Kontinentale Kollision (all hell breaks loose)
 - → Gebirgsbildung (Orogenese)

70

hochschule beiderbasel ... und was noch?

Tektonische Platten

- sind Lithosphärenplatten kontinentale und ozeanische Anteile
- Ozeanische Lithosphäre ist ~100 km dick ozeanische Kruste ist ~7 km dick
- Kontinentale Lithosphäre ist bis zu 250 km dick kontinentale ist Kruste bis zu 70 km dick
- Plattengeschwindigkeiten betragen weniger als 10 cm / Jahr
- Erdbeben markieren Plattengrenzen Hypozentren → Beginn der Bruchbildung (rupture) Herdflächenlösungen (beach balls) → Bewegungssinn
- Vulkanismus ist typisch f
 ür Subduktionen ring of fire
- Hotspots Mantel Diapire (mantle plumes) sind Fixpunkte der Plattenbewegungen

71

