



الزلزال



أسبابها - مقاييسها - توقعها

أ.د. عبدالله بن محمد العمري

قسم الجيولوجيا والجيوفיזياء - كلية العلوم - جامعة الملك سعود

سلسلة العمري العلمية ١

٢٠١٤هـ - ٢٠١٤م

عبد الله محمد سعيد العمري، ١٤٢٥هـ

فهرسة مكتبة الملك فهد الوطنية أثناء النشر

العمري، عبد الله محمد

الزلزال، أسبابها - مقاييسها - توقعها / عبد الله محمد العمري

الرياض، ١٤٢٥هـ

١٧×٢١ سم (سلسلة العمري الفلمنية ١)

ردمك: ٩-٣٧٢-٥٧-٩٩٦٠

١- الزلزال - الكوارث الطبيعية / العنوان بـ، السلسلة

١٤٢٨ / ١٥١٢ ديوبي ٩٠١, ٢

رقم الإيداع: ١٥١٢ / ١٤٢٨

ردمك: ٩-٣٧٢-٥٧-٩٩٦٠

حقوق الطبع محفوظة للمؤلف

يطلب الإصدار الورقي من المؤلف على العنوان التالي

قسم الجيولوجيا والجيوفيزيا - جامعة الملك سعود

ص.ب ٢٤٥ - الرياض ١٤٤٥١

والإصدار الإلكتروني من الموقع

www.a-alamri.com

وللإستفسارات واللاحضات الاتصال على :

جوال: ٠٩٦٦٢٠٥١٨١٢١٥ +٩٦٦ - هاتن: ١٦٧٦٦٦٦٦

البريد الإلكتروني: alamri.geo@gmail.com

amsamri@ksu.edu.sa



"وَفِي الْأَرْضِ آيَاتٌ لِّلْمُوقِنِينَ"

الأَرْزَلُ

أسبابها - مقاييسها - توقعها

أ.د. عبدالله بن محمد العمري

قسم الجيولوجيا - كلية العلوم - جامعة الملك سعود

سلسلة العمري العلمية (١)

١٤٣٥ هـ - ٢٠٢٠ م

الزلزال

مقدمة :

تُعد الظواهر الطبيعية مثل الزلازل والبراكين والرياح والأعاصير والانزلاقات الأرضية والتصرح وغيرها أحد مظاهر الحياة على كوكب الأرض كما أنها أحد أهم أدوات البناء والهدم التي تتطلبها مقومات التجديد لحفظ التوازن على هذا الكوكب. وتُعد الزلازل أكثر الكوارث الطبيعية تأثيراً على الإنسان، لحدوثها المفاجئ والسرعى ولما ينجم عنها من خسائر بشرية ومادية.

ويمكن تقسيم الآثار الزلزالية إلى نوعين هما الآثار الأولية وتمثل في حدوث الحركة الأرضية العنيفة وما يصاحبها من تصدعات وسقوط المباني وغيرها، والآثار الثانوية وتمثل في الحرائق والانهيارات الأرضية والفيضانات والتغيرات في مستوى سطح الماء. ويختلف حجم الخسائر التي تسببها الزلازل من بلد لآخر، ويقل بصفة عامة في الدول المتقدمة التي أخذت بصورة جدية بالوسائل التي تؤدي إلى تخفيف الخطير الزلزالي.

لقد اتجه المؤرخون منذ القدم إلى الاهتمام بالزلازل وتسجيل مواقعها وتاريخ حدوثها ووصف أحاديثها وتقدير شدتها والأضرار الناجمة عنها، وتطور هذا الاهتمام حديثاً حتى أصبح علمًا قائماً بذاته يسمى علم الزلازل **Earthquake Seismology** خاصة إذا علمنا أن الكرة الأرضية تتعرض سنوياً إلى حوالي ٣٥٠ ألف زلزال لا يشعر بمعظمها الناس إما لضعفها أو لحدوثها في مناطق غير مأهولة بالسكان. ولإلقاء الضوء على ماهية الزلازل وأسبابها ووسائل توقعها، فإن هذا يتطلب إعطاء فكرة مبسطة عن التركيب الداخلي للأرض وعلاقته بالعوامل المسيبة للزلازل.

التركيب الداخلي للأرض

الأرض عبارة عن كوكب صخري تقع في المدار الثالث من المجموعة الشمسية ولها حركتان دورانيتان. الأولى دورانها حول الشمس مرة في العام والثانية حول نفسها كل ٢٤ ساعة، والأرض كرة صلبة تأخذ شكلاً إهليلجياً

الزلزال

(بيضاوياً) يبلغ نصف قطرها الأفقي عند خط الاستواء $6378,1$ كم ونصف قطرها العمودي عند الأقطاب $6356,7$ كم أن هناك زيادة قدرها $21,4$ كم عند خط الاستواء وهذه تمثل الشكل الاهليجي أو ثابت التقطيع والذي يقدر بـ $983,218$ جال $..,0003$. لقد تم حساب قيم الجاذبية عملياً عند الأقطاب بـ $978,032$ جال ووجد أن هناك فرق مقداره بينما قيست عند خط الاستواء بـ $978,032$ جال ووجد أن هناك فرق مقداره $2,2$ جال. وهذا الفرق لا يتفق مع القيم التي تم التوصل إليها نظرياً عند افتراض أن الأرض كروية الشكل والذي يبلغ $2,4$ جال. وهذا الاختلاف يدل على أن الأرض تأخذ شكلاً اهليجياً أو بيضاوياً. قال تعالى " والأرض بعد ذلك دحها " النازعات آية 30 .

تكتسب الأرض حرارتها من مصادرين :

المصدر الأول : النشاط الإشعاعي وهي عملية طبيعية تلقائية يجري خلالها تغيير في مكونات الذرات لتنتج عناصر جديدة كما يحدث في التفاعلات النووية مما ينتج عنها تحرر طاقة على شكل حرارة عالية تبرد عند صعودها إلى القشرة الأرضية.

المصدر الثاني : الحرارة المتبقية **Residual heat** عبارة عن حرارة تزامنت مع تكون الأرض قبل 4600 مليون سنة والتي نتجت من امتزاج واحتلاط مخلفات كونية نتج عنها ما يعرف بالأرض.

أما التوزيع الجغرافي لشكل الأرض فقد استدل عليه عام 1915 من خلال نظرية الانجراف القاري والتي تفترض وجود قارة عملاقة قبل حوالي 200 مليون سنة أطلق عليها اسم بانجيا **Pangea** يحيط بها محيط عظيم أطلق عليه اسم بانثالاسا **Panthalassa** وتفككت هذه القارة العظيمة إلى :

● قارة شمالية سميت لاروسيا **Laurasia** وتضم حالياً قارات أمريكا الشمالية وأوراسيا (أوروبا وأسيا) ما عدا الهند وجرينلاند.

● قارة جنوبية أطلق عليها قوندانالاند **Gondwanaland** وتضم حالياً قارات أمريكا الجنوبية ، وأفريقيا ، وأستراليا ، الهند ، والقارة المتجمدة

الزلزال

الجنوبية. ويفصل بين هاتين القارتين بحر كبير يسمى التئيس Tethys ويُعتقد أن قارة القوندوانaland بدأت تتفكك حيث انفصلت أفريقيا وأمريكا الجنوبية ككتلة واحدة وببدأ بعدها المحيط الأطلسي في التكوين. وخلال تلك المرحلة أيضا انفصلت أستراليا من القارة المتجمدة الجنوبية.



دلت الدراسات الجيوفيزائية والسيزمية على أن التركيب الداخلي للأرض التي يقع مركزها على عمق ٦٣٧١ كم يتألف من أربع طبقات أساسية هي : القشرة - الوشاح - اللب الخارجي - اللب الداخلي، وكل من هذه الطبقات يلعب دوراً هاماً في مرور وانعكاس وانكسار الموجات الزلزالية نظراً لاختلاف كثافة الصخور واختلاف التركيب المعدني، بالإضافة إلى اختلاف درجات الحرارة والضغط مع ارتفاع العمق . ويمكن توضيح خصائص كل طبقة من طبقات الأرض كما يلي :

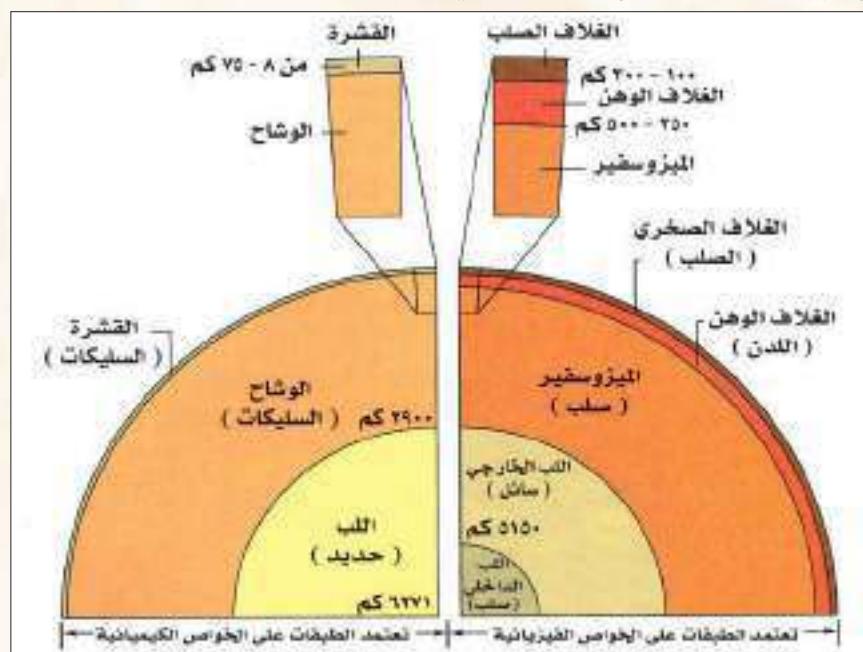
القشرة الأرضية

يتراوح سمك القشرة الأرضية Earth Crust ما بين ٢٥ كم إلى ٦٠ كم تحت القارات، ومن ٥ كم إلى ١٠ كم تحت المحيطات، وتتميز صخور القشرة الأرضية بكثافتها المنخفضة وبيطبيعتها غير المتجانسة وذلك لاختلاف الظروف والبيئات التي تكونت فيها. وتتفاوت القشرة الأرضية في تركيبها الصخري من

الزلزال

صخور الجرانيت - الأكثر شيوعاً في المناطق القارية والمكون الرئيسي لها - إلى صخور البازلت المكونة لقيعان المحيطات، وتخلو القارات من صخور البازلت عدا المناطق البركانية ومناطق الضعف في القشرة الأرضية التي ترتفع فيها الصهارة عبر الشقوق إلى سطح الأرض. بينما تخلو قيعان المحيطات من وجود صخور الجرانيت إلا من بعض الرسوبيات البسيطة التي جرفتها مياه الأنهار والسيول.

إن الاختلاف الواضح بين سماكة القشرة القارية عن القشرة المحيطية يدل على أن للجبال جذوراً تتجاوز في سماكتها ٤ - ٥ أضعاف ارتفاع الجبال. بمعنى آخر أن الجبال عبارة عن مناطق ترتفع عدة مئات من الأمتار فوق التضاريس المحيطة بها ولها أوتاد سميكة تجت من سماكة القشرة الأرضية حتى يحدث توازن ايزوستاتي بين مكونات القشرة الأرضية وفقاً لكتافتها فسبحان من قال "والجبال أتواها" سورة النبأ آية ٧. وكذلك في قوله تعالى "والجبال أرساها" سورة النازعات آية ٣٢.



التركيب الداخلي للأرض

الزلزال

وقد لاحظ عالم الجيوفيزياء موهورفيتش Mohorvicic عام ١٩٠٩ ازدياد سرعة الموجات الزلالية وتغير الصفات المميزة لها عند انتقالها من الجزء السفلي لطبقة القشرة الأرضية (وسط منخفض الكثافة) إلى الجزء العلوي من طبقة الوشاح (وسط عال الكثافة) مما يدل على أن هناك وسطاً ذو كثافة عالية وطبيعة غير صلبة تماماً يفصل بين طبقتي القشرة الأرضية والوشاح، وقد تم تسمية هذا الوسط باسم Moho Discontinuity تكريماً لهذا العالم. ويختلف عمق هذا الوسط من مكان لآخر دلالة على اختلاف سماكة القشرة الأرضية وكثافتها تحت القارات عنها تحت المحيطات.

الوشاح

ويقع الوشاح أو الستار Mantle تحت القشرة الأرضية، ويصل عمقه إلى ٢٩٠٠ كم من سطح الأرض، ويكون من صخور صلبة عالية الكثافة يدخل في تركيبها بصفة أساسية عنصري الحديد والمغنيسيوم، ويعتقد بعض علماء الأرض أن صخور البيريدوتيت Peridotite التي وجدت في مناطق متفرقة من العالم مثل الخليج العربي وتركيا وإيطاليا هي جزء من صخور الوشاح التي تتميز بلونها الداكن وكثافتها العالية، وتكون من البيروكسین والأولييفين اللذين تكونا تحت تأثير الحرارة والضغط الشديدين، والتي تنتقل فيها الموجات الزلالية بنفس السرعة العالية التي تنتقل بها خلايا صخور الوشاح. وتحتوى صخور الجزء العلوي من طبقة الوشاح بأنها في حالة شبه سائلة في منطقة الغلاف الوهن Asthenosphere نتيجة للحرارة العالية التي ترجع إلى وجود بعض المواد المشعة فيها، ونظراً للضغط الشديد الواقع فوق تلك المنطقة فإن صخورها أصبحت في حالة لزجة ثقيلة تقوم تنزلق عليها الصفائح التكتونية التي تحمل فوقها القارات والمحيطات مسببة ما يسمى بالزحف القاري Continental Drift، الذي يعد أحد الأسباب الرئيسية لحدوث الزلزال في العالم.

الزلزال

اللب

يقع اللب Core على عمق يتراوح ما بين ٢٩٠٠ إلى ٦٣٧١ كم من سطح الأرض، ويكون من جزئين هما : اللب الخارجي Outer Core ويبلغ سمه ٢٠٨٠ كم ويصل إلى عمق ٥١٠٠ كم من السطح ويتركب أساساً من عنصري الحديد والنيكل في الحالة السائلة ولا تنتشر فيه موجات القص أثناء حدوث الزلزال. واللب الداخلي Inner Core يبدأ من عمق ٥١٠٠ كم إلى أن يصل إلى مركز الأرض على عمق ٦٣٧١ كم ويبلغ سمه حوالي ١٣٩٠ كم ويكون من مزيج من عنصري النيكل وال الحديد في الحالة الصلبة. دلت الدراسات الجيوفيزائية أن كثافة الصخور تزداد تدريجياً مع ارتفاع العمق حيث وجد أن مكونات الأرض في اللب أثقل منها في الوشاح وفي الوشاح أثقل منها في القشرة. حيث تبلغ كثافة صخور اللب (الثقل النوعي) تقريباً ١٢ جم/سم^٣ بينما في الوشاح ٣,٥ جم/سم^٣ وفي صخور القشرة تصل إلى ٢,٧ جم/سم^٣. وصدق قوله تعالى في الآية الثانية من سورة الزلزلة "وأخرجت الأرض أثقالها".

الزلزال : أسبابها وأماكن تواجدها

الزلزال لغويًا هي تحريك الشيء حركة شديدة. أما علمياً فهي عبارة عن اهتزازات في القشرة الأرضية تحدث بمشيئة الله تعالى، ثم بسبب التحرر السريع للطاقة المجمعة في الصخور، والناتجة عن الحركة التصدعية لكتل الصخور المكونة للقشرة الأرضية أو الانفجار البركاني أو انبعاث المواد المنصهرة من باطن الأرض أو الانهيارات في مناطق المغارات والمناجم وضخ المياه أو التفجيرات النووية وإنشاء السدود والبحيرات الصناعية.

ومن أهم الآثار التخربيّة للزلزال :

- ♦ حدوث إزاحات أرضية عمودية أو أفقيّة أو كليهما معاً.
- ♦ حدوث انهيارات أو إنزلاق أرضي.
- ♦ تداعي المنشآت العمّارّية.

الزلزال

- ♦ انقطاع المياه واندلاع الحرائق.
- ♦ طغيان مياه البحر بفعل موجات الميناء (التسونامي) .
Tsunami

أنواع الزلزال :

أولاً : تصنف الزلزال حسب مصادر الطاقة إلى:

زلزال طبيعية المصدر ومنها :

♦ الزلزال التكتونية

♦ الزلزال البركانية

♦ زلزال الانهيارات والفجوات الأرضية

♦ العواصف الزلزالية

♦ الزلزال الدقيقة **Microseisms**



المصادر الزلزالية الطبيعية والصناعية

الزلزال

زلازل صناعية المصدر ومنها :

- ♦ التفجيرات النووية والكييمائية
- ♦ السدود والخزانات المائية وحقن السوائل
- ♦ المناجم
- ♦ الضوضاء البشرية وحركة المركبات

ثانياً : تقسم الزلزال استناداً على العمق البؤري إلى :

- ♦ زلازل ضحلة العمق يصل عمقها إلى ٧٠ كم من سطح الأرض.
- ♦ زلازل متوسطة العمق يتراوح عمقها ما بين ٧٠ - ٣٠٠ كم.
- ♦ زلازل عميقية يتراوح عمقها ما بين ٣٠٠ - ٦٧٠ كم.

ثالثاً : تصنف الزلزال حسب القوة المدمرة إلى :

- ♦ زلازل ضعيفة لا تسبب دمار للمنشآت وخسائر في الأرواح وتتراوح شدتتها إلى ٥ درجات حسب مقاييس ميركالي المعدل.
- ♦ زلازل قوية تسبب دمار للمنشآت وخسائر في الأرواح وتتراوح شدتتها بين ٦ - ٩ درجات.
- ♦ زلازل مدمرة مسببة دمار شامل للمنشآت وخسائر عالية في الأرواح وتتراوح شدتتها بين ٩ - ١٢ درجة.

إن أول وصف علمي لأسباب حدوث الزلزال كان على يد العلماء المسلمين في القرن الرابع الهجري حيث وصف ابن سينا في كتابه *عيون الحكمة* الزلزال وأسباب حدوثها وأنواعها ما قوله: "حركة تعرض لجزء من أجزاء الأرض بسبب ما تحته ، والجسم الذي يمكن أن يتحرك تحت الأرض إما جسم بخاري دخاني قوي الاندفاع كالريح، وإما جسم مائي سيال، وإما جسم هوائي، وإما جسم ناري، وإما جسم أرضي".

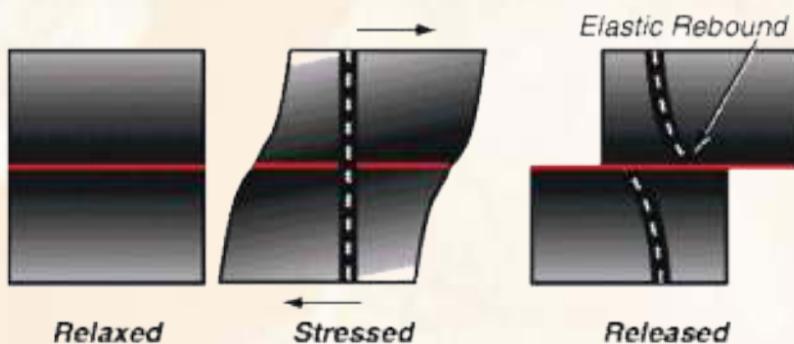
ولقد أورد ابن سينا تصوراً لأماكن حدوث الزلزال فذكر: "وأكثر ما تكون الزلزلة في بلاد متخلخلة غور الأرض متکاثفة وجهها، أو مغمورة الوجه بماه". وهو ما يتفق مع ما توصل إليه العلماء الآن أن مناطق حدوث الزلزال تكون في مناطق الضعف في القشرة الأرضية حيث يتم حركة الصخور على سطحها، وتسمح بخروج

الزلزال

الغازات. ويصف ابن سينا أنواع الزلزال فيقول: "منها ما يكون على الاستقامة إلى فوق، ومنها ما يكون مع ميل إلى جهة، ولم تكن جهات الزلزلة متفقة، بل كان من الزلزال رجفية، ما يتخيل معها أن الأرض تندف إلى فوق، ومنها ما تكون عرضية".

أما السيوطي فقد تحدث في كتابه كشف الصالحة عن وصف الزلزلة عن شدتها من خلال وصف آثارها التدميرية مثل أوزان الصخور المتساقطة، ومقاييس الشقوق الناتجة عن الزلزال، وعدد المدن والقرى والمساكن المتهدمة، وعدد الصوامع والمآذن المتهدمة، وعدد القتلى. كما وصف السيوطي درجات الزلزال بتعابيرات أشبه ما تكون بالمقاييس الحديثة مثل لطيفة جداً، وعظيمة وهائلة.

أما حديثاً فقد أشار العالم Reid عام ١٩٠٦م إلى أن نظرية الارتداد المرن Elastic Rebound تعطي تفسيراً معقولاً لأسباب حدوث الزلزال، وتفترض هذه النظرية أن صخور القشرة الأرضية تتعرض إلى ضغوط وتشوهات على مدار السنين مما يجعل مسارها الطبيعي يتغير وينتج عن ذلك قوى هائلة تتزايد مع الزمن، فإذا زادت هذه القوى عن قدرة تحمل الصخور حدث بها كسر أو شرخ أو بمعنى آخر إذا زادت القوى الناتجة عن قوى الاحتكاك بين الصخور تحدث الإزاحة على جانبي الفالق مسببة انطلاق الطاقة المحبوبة إما على هيئة حرارة أو موجات ارتدادية، وهذه الموجات الارتدادية التي يحاول بها الصخر الرجوع إلى وضعه الطبيعي هي التي تسبب الزلزال.



مبدأ نظرية الارتداد المرن

الزلزال

وفي عام ١٩٦٢ م ظهرت نظرية الصفائح التكتونية Plate Tectonics للعالم الألماني ألفريد وجنر A.Wegener (١٨٨٠ - ١٩٣٠ م) التي افترضها عام ١٩١٢ م وتقترح أن الغلاف الصخري الصلب للأرض Lithosphere يتألف من عدة صفائح Plates صخرية يتراوح سمكها بين ٧٠ كم و ١٠٠ كم، وتتكون الصفائح من القشرة الأرضية وجزء صغير من الطبقة السائلة من الوشاح، وتحرك الصفائح التكتونية بالنسبة إلى بعضها البعض فوق المنطقة المنصهرة جزئياً من الوشاح العلوي والمعروفة ب Asthenosphere، وتحدد الحركات التكتونية على طول الحدود الفاصلة بين الصفائح التكتونية عند تحركها متقاربة أو متباعدة عن بعضها أو تنزلق إحداها بموازاة الأخرى مسببة اضطرابات في داخل الأرض تتعكس على القشرة الأرضية في صورة كسور واندفاعات بركانية وزلازل وحركات صعود وهبوط. قال تعالى "والأرض ذات الصدع" (سورة الطارق - آية ١٢).

يوجد في العالم سبع صفائح رئيسية وأخرى صغيرة ثانوية تشكل في مجملها قشرة الأرض التي نعيش عليها. قال تعالى "وَيَمْلِأُ الْأَرْضَ قِطْعَ مُتَجَاوِرَاتٍ" سورة الرعد الآية ٤. والصفائح الصلبة الكبيرة تشمل : صفيحة أوراسيا القارية ، وصفيحة المحيط الهادئ المحيطية، وصفيحة أفريقيا ، وصفيحة أمريكا الشمالية، وصفيحة أمريكا الجنوبية، وصفيحة القطب المتجمد الجنوبي ، وصفيحة الهندية - الأسترالية.

أما الصفائح الصلبة الصغيرة فمنها : الصفيحة العربية وصفيحة نازكا وصفيحة بحر الفلبين وصفيحة الكاريبي وصفيحة القوقاز وصفيحة الأناضول وصفيحة البحر الأسود (١).

الزلزال



حدود الصفائح التكتونية الكبيرة والصغيرة

لم يتفق العلماء حتى يومنا هذا على قوة معينة لتحرير الصفائح ولكن أهم الآليات المقترحة لتحرير الصفائح :

١- آلية السحب الناتج عن تيارات الحمل الموجودة في الغلاف الوهن **Asthenosphere**

٢- آلية الجذب بسبب وجود طبقة الغلاف الصخري **Lithosphere** الباردة والعالية الكثافة فوق الوشاح الساخن واللدن والغلاف الواهن يؤدي إلى جذب الصفيحة نحو مناطق الاندساس.

٣- آلية الانزلاق. بسبب تأثير قوى الجاذبية.

٤- آلية صعود الصهير. ٥- آلية البقع الساخنة.

ومن الملاحظ هنا ارتباط الزلازل بخروج الحمم والصهارة من باطن الأرض وتكون البراكين وهو الارتباط الذي نبأنا الله بحدوثه أيضاً في سورة الزلزلة في قوله "إذا زلزلت الأرض زلزلها وأخرجت الأرض أثقالها".

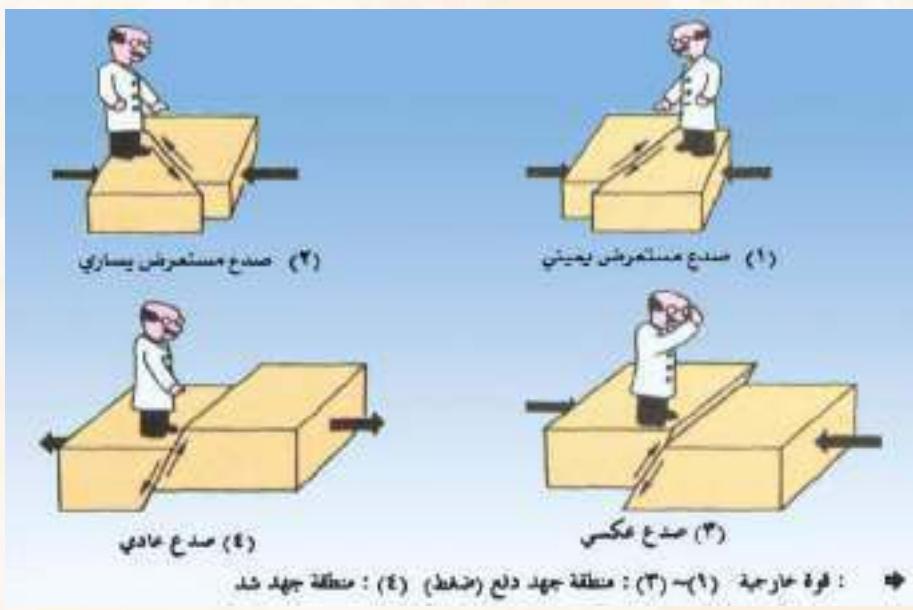
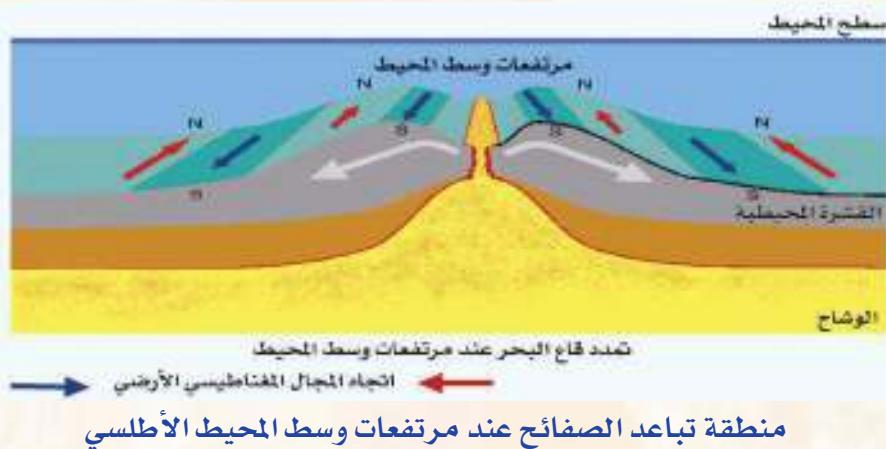
وبناءً على نظرية الصفائح التكتونية، يمكن تقسيم حدود الصفائح طبقاً لحركة الصدوع واتجاهاتها، إلى ثلاثة أقسام رئيسة كما يلي:

١- مناطق تباعد الصفائح **Divergence Zones**

تنشأ مناطق تباعد الصفائح عن عملية شد ناتج بسبب تحرك صفيحتين

الزلزال

في اتجاه معاكس عن بعضها البعض مثل ابتعاد الصفيحة العربية عن الصفيحة الأفريقية وما نتج عن ذلك من نشأة أخدود البحر الأحمر وكذلك سلاسل جبال وسط المحيط الأطلسي، وتتميز هذه المناطق بوجود الصدوع العادي أو الرأسية **Normal Faults** ، كما أن الزلزال التي تحدث بها ضحلة ولا يزيد عمقها عن ٣٠ كم .

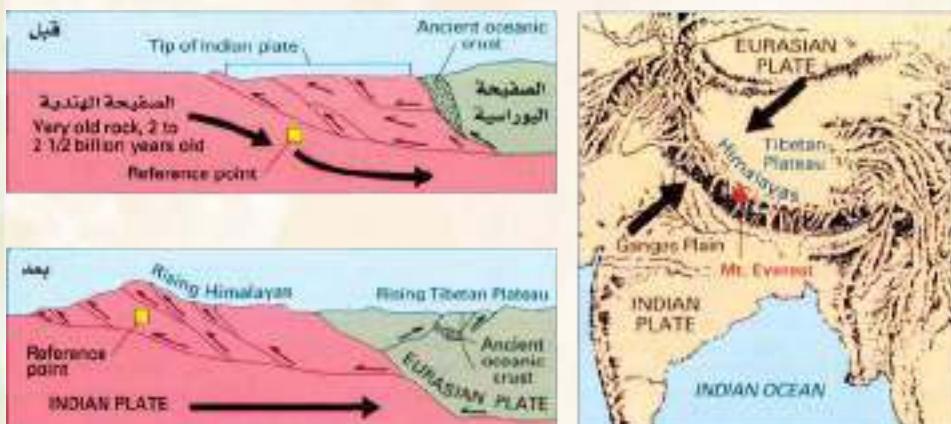


الزلزال

٢- مناطق التقاء الصفائح Convergence Zones

تنشأ مناطق التقاء الصفائح عند تحرك صفيحتين باتجاه بعضهما البعض ليلتقيا معاً وتتصادما، ويحدث التصادم إما بين صفيحتين قاريتين أو بين صفيحتين إحداهما قارية والأخرى محيطية، وتميّز هذه المناطق بوجود الصدوع العكسية Reverse Faults ويمكن توضيح نوعي الاصطدام كما يلي:

- قاري - قاري : حيث تختلف كثافة الصخور نسبياً بين الصفيحتين، وبؤدي اصطدامهما معاً إلى تكوين منطقة من السلاسل الجبلية الضخمة والمرتفعة مثل جبال الهيمالايا في الهند، وزاكروس في إيران، وتحدث الزلزال في هذه المنطقة على أعمق متوسطة تتراوح بين ٦٠ كم و ٣٠٠ كم.



تصادم الصفيحتين القاريتين الهندية واليوراسية ونجم عن ذلك تكون جبال الهيمالايا

- قاري - محيطي : حيث تختلف كثافة الصخور بين الصفيحتين، حين تضغط إحداهما على الأخرى وتنحني الصفيحة المحيطية الأكثـر كثافة أسفل الصفيحة القارية الأقل كثافة. ويقطع طرف الصفيحة القارية أجزاء كبيرة من الصفيحة المحيطية عند نزولها إلى طبقة الوشاح مكونة سلاسل جبلية مرتفعة مثل جبال الأنديز في أمريكا الجنوبية والجزر الأولوسية الممتدة حول منطقة ألاسكا. وتميّز زلزال هذه المنطقة بأنها من النوع العميق حيث يتراوح عمقها بين ٣٠٠ كم و ٦٥٠ كم.

الزلزال

٣- مناطق انزلاق أو زحف الصفائح Transform Zones

تنشأ مناطق انزلاق أو زحف الصفائح على شكل صدوع مستعرضة تؤدي إلى انزلاق أو زحف صفيحتين إحداهما بموازاة الأخرى، وتحرك الصفيحتان متماستين على جانبي الصدع محدثة تكسيراً أو تشوهها في الصخور قد ينبع عنه اندفاعات بركانية وزلزال. وتحدث الزلزال في هذه المنطقة على أعماق ضحلة قد تصل إلى ٢٠ كم تقريباً، ومن أمثلة هذه المناطق خليج العقبة، وصدع سانت أندرياس بولاية كاليفورنيا الأمريكية.



نشو صدع سانت أندرياس من انزلاق صفيحة أمريكا الشمالية جنوباً
بالنسبة لصفيحة المحيط الهادئ شمالاً

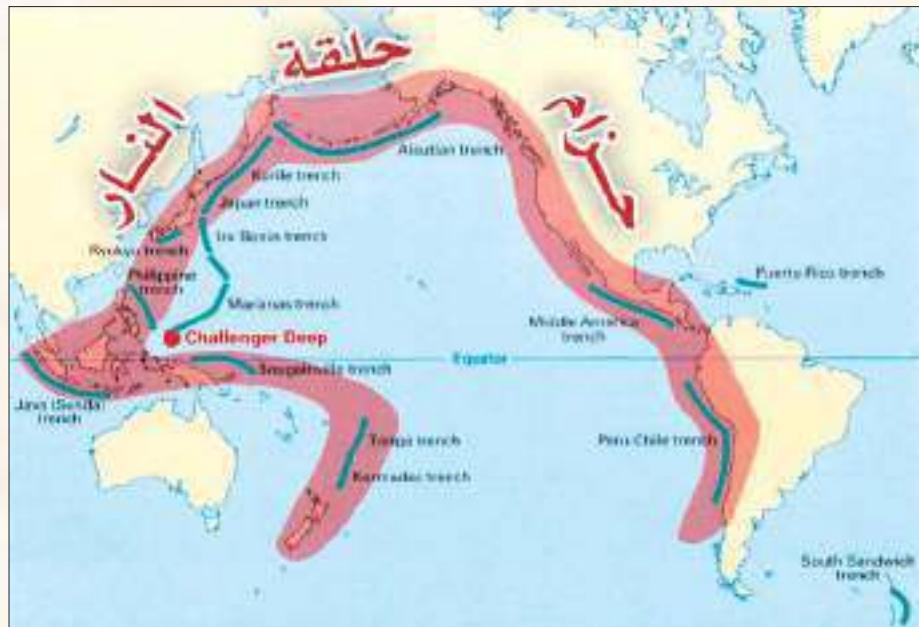
الزلزال

الأحزمة الزلزالية

بمقارنة خرائط توزيع الزلزال وحدود الصفائح التكتونية في العالم، نجد أن هناك ارتباطاًوثيقاً بين حدود الصفائح ومناطق النشاط الزلزالي، وعلى هذا الأساس أمكن تحديد ما يسمى بالأحزمة الزلزالية وأهمها حزام حلقة النار (حول المحيط الهادئ) **Circum-Pacific Belt** ويتشكل فيه حوالي ٦٩٪ من زلازل العالم، ويدرك أن ٨٠٪ من طاقة الزلزال تتواجد في هذا الحزام، ويشمل هذا الحزام الشواطئ الغربية من أمريكا الشمالية وأمريكا الجنوبية واليابان والفلبين حتى يصل إلى أستراليا ونيوزيلندا، وتمثل أعنى أنواع الزلزال، وعلى سبيل المثال الزلزال التي حدثت في بيرو ١٩٧٠ وتشيلي ١٩٨٥ واليابان ١٩٢٣ وألاسكا ١٩٦٤، وزلزال اليابان ١٩٩٥ م.

وهناك حزام آخر لا يقل أهمية ويمتد من الصين شرقاً ماراً بجبال الهيملايا ثم ينحرف إلى الشمال الغربي ماراً بجبال زاجروس ثم القوقاز إلى تركيا وشمال إيطاليا، ويعرف هذا الحزام بحزام جبال الألب **Alpide Belt** ويتشكل فيه حوالي ٢١٪ من زلازل العالم، ويمثل هذا الحزام ١٠٪ من الطاقة. وبالإضافة إلى هذين الحزامين هناك أحزمة زلزالية أقل خطورة تمتد في خطوط شبه مستقيمة في وسط المحيط الأطلسي والهندي وتتجه شمالاً حتى تصل إلى خليج عدن وأواسط البحر الأحمر. وقد تتواجد الزلازل أحياناً في مناطق ليس لها علاقة بالأحزمة الزلزالية، حيث تتمركز في داخل الصفيحة ويطلق على هذا النوع من الزلازل **Intraplate Earthquakes** وهذا النوع قد يكون مدمرة بسبب عدم توقعه كما حدث في زلزال القاهرة في أكتوبر ١٩٩٢ م.

الزلزال



حزام حلقة النار ويتشكل فيه حوالي ٦٩ % من زلازل العالم

الموجات الزلزالية

يتولد عن حدوث الزلزال في نقطة ما في الأرض نوعان من الموجات الزلزالية المرنة، تنتشر في جميع الاتجاهات مبتعدة عن موقعه، وتسمى النقطة التي تنطلق منها الحركة داخل الأرض بؤرة الزلزال Hypocenter بينما تسمى النقطة على سطح الأرض الواقعة مباشرة فوق بؤرة الزلزال مركز الزلزال Epicenter وتعتبر المسافة العمودية بين مركز الزلزال وبؤرته بعمق الهازة Focal Depth ، ويمكن تقسيم الموجات الزلزالية إلى :

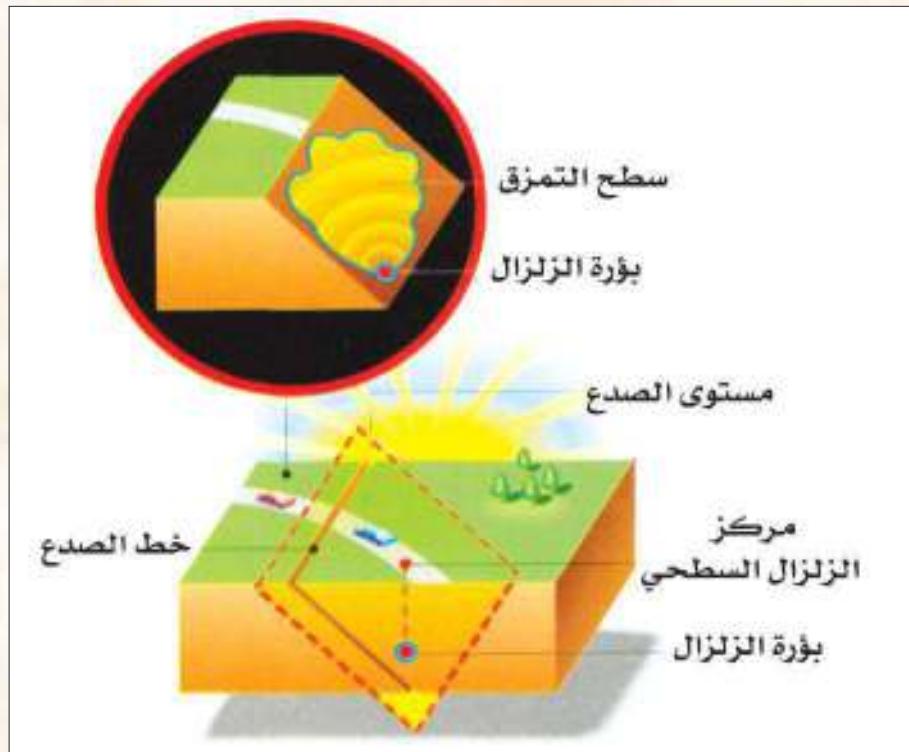
١ - الموجات الداخلية Body Waves

تعرف الموجات الزلزالية الداخلية أو الجسمية بأنها الموجات التي تنفذ من خلال جسم الأرض لتظهر في مناطق أخرى على سطحها، وتنقسم الموجات الداخلية إلى نوعين هما :

• الموجات الأولية P Primary Waves

الزلزال

وتشمل أيضاً الموجات الطولية أو الموجات التضاغطية Compressional Waves، تنتشر هذه الموجات خلال الأجسام الصلبة والسائلة والغازية في صورة تضاغطات وتخلاخلات متوازية، وتتميز بأنها ذات ذبذبات قصيرة، وتسير بسرعة عالية، ولذا فإنها تصل إلى أجهزة رصد الزلزال قبل غيرها من الموجات الأخرى، كما أنها عند وصولها إلى سطح الأرض -قادمة من العمق- يتحول جزء منها إلى موجات صوتية في الهواء يمكن للإنسان سماعها عند ذبذبات معينة (تزيد عن 15 ذبذبة في الثانية).



شكل يوضح بؤرة الزلزال ومركزه السطحي ومستوى الصدع

• الموجات الثانوية S - Secondary Waves

وتشمل أيضاً بموجات القص أو القصيرة أو الإزاحة Shear Waves، وتنتقل في الأجسام الصلبة فقط عن طريق الاهتزاز من جانب إلى آخر لأنها

الزلزال

تقوم بقص الصخر أو إزاحته في اتجاه عمودي على اتجاه حركتها وهي ذات سرعات منخفضة، وتصل إلى أجهزة الرصد بعد الموجات الأولية ولذا تسمى بالموجات الثانوية. وتستخدم الموجات الداخلية (الأولية والثانوية) في إعطاء صورة واضحة عن التركيب الداخلي للأرض، وتحديد مركز الزلزال وبؤرته. وتتوقف سرعة الموجات الأولية والثانوية على كثافة وخصائص الصخور، وعند حدوث الزلزال يلاحظ في البداية تأثير الموجة الأولية وينتقل عنها اهتزاز الأشياء غير الثابتة مثل الأثاث والأبواب والنوافذ يلي ذلك الموجة الثانوية التي تهز الأرض في الاتجاهين الأفقي والرأسي، ينتج عنها أضرار في المباني والمنشآت.

٢- الموجات السطحية Surface Waves

تُعد الموجات السطحية الأكثر تدميراً، وهي تنتقل بالقرب من سطح الأرض دون أن تمر إلى جوفها، وهي أبطأ أنواع الموجات الزلزالية وآخر ما يتم التقاطه على أجهزة الرصد. وتُقسم الموجات السطحية إلى نوعين هما :

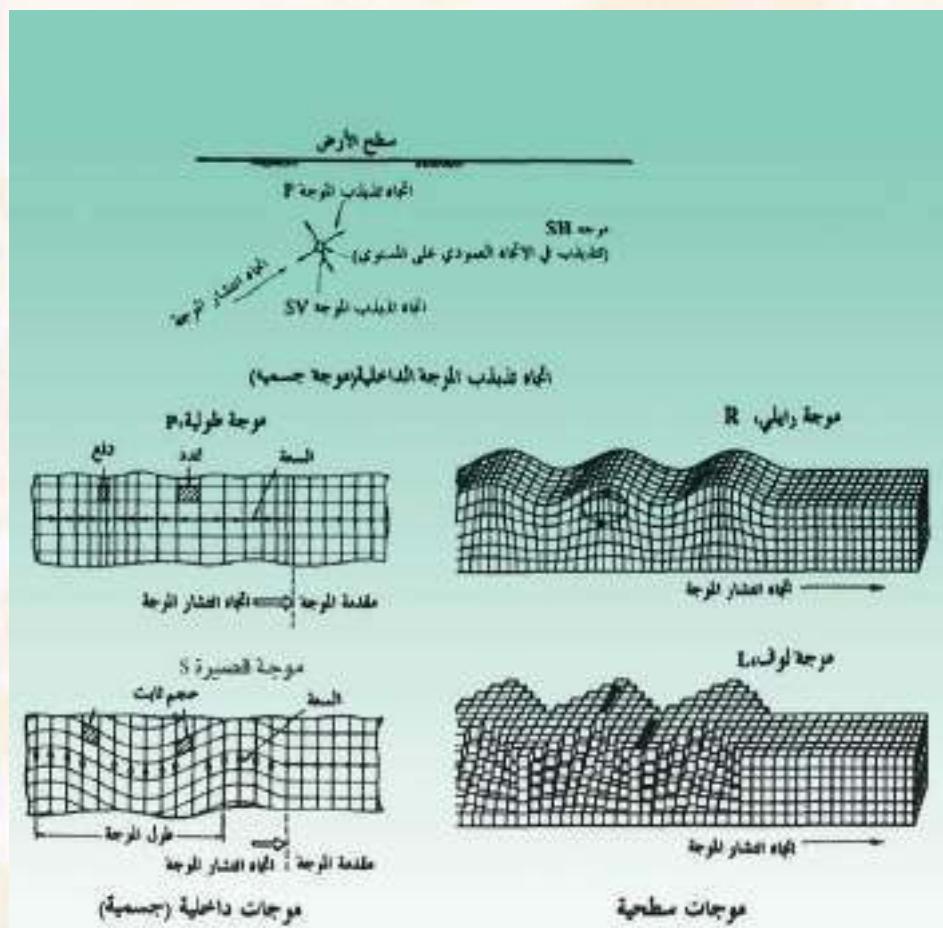
• موجة لوف :

وتم تسميتها نسبة إلى العالم البريطاني أوغسطس لوف Love الذي اكتشفها عام ١٨٨٥ م، وينتج عنها ذبذبات تشبه ذبذبات الموجة الثانوية ولكن في الاتجاه الأفقي فقط، وهي تؤثر بصفة خاصة على أساسات المنشآت.

• موجة رالي :

وتمت تسميتها نسبة إلى العالم البريطاني رالي Rayleigh الذي اكتشفها عام ١٩١١ م، وهي تشبه أمواج البحر الدائرية، وفي تحريكها للماء، وتعمل هذه الموجة على تحريك الأشياء في المستويين الأفقي والرأسي في اتجاه عمودي على اتجاه الموجة. وتتجلى أهمية الموجات السطحية في قدرتها الدمرة، بينما تكمن أهمية الأمواج الطويلة والقصيرة في قدرتها على إجلاء الصورة الواضحة عن داخلية الأرض، وكذلك في تحديد بؤرة الزلزال حيث يتباين زمن وصول الموجتين، فالفرق بينهما يجعل من السهل تحديد الفرق الزمني بين الموجتين القادمتين من مصدر وآخر للدلالة على بعد الزلزال.

الزلزال



الموجات الزلزالية الجسمية (P و S) والسطحية (L و R) واتجاه تذبذبها

يتم التقاط الموجات الزلزالية الثلاثة بواسطة أجهزة رصد تسمى الرؤوس **Seismometers** وتوضع في أماكن نائية بعيدة عن المنشآت العمرانية نظراً لحساسيتها ودققتها العالية في التقاط الاهتزازات الأرضية. وتوضع الرؤوس في ثلاثة اتجاهات عمودية وأفقية شمال - جنوب أو شرق - غرب. ويتم تسجيل الموجات

الزلزال

الزلزالية إما باستخدام الطرق البيانية بواسطة قلم تسجيل تتحرك أمامه وملامسة له أسطوانة مثبت عليها ورق خاص لهذا الغرض تسجل عليه الموجات الزلزالية على شكل خطوط متعرجة وتسمى السجلات الزلزالية الورقية **Seismograms** أما الطرق الرقمية الحديثة فتستخدم أشرطة مغناطيسية أو أجهزة حاسبة متطرفة لتخزين المعلومات الزلزالية وتتميز بأنها خالية من الضوضاء الزلزالية وسهولة تبادلها مع الأوساط العلمية الأخرى.

وحيثاً أمكن تمييز عدة أنواع من التحليل الطيفي للموجات الزلزالية. ونظراً للطيف العريض الذي تقع فيه الأطوار الموجية في مجال الدورة الزمنية **Period** في المجال المحصور بين ١، ٠ - ٢ ثانية - ١ ساعة وكذلك في المجال التردد **Frequency** في المجال المحصور بين ٥٠ - ٥ هيرتز ولاستيعاب هذه الأطيفات الموجية فإن المراصد الزلزالية تحتوي في الأساس على الأجهزة الأساسية الآتية :

♦ **أجهزة الترددات القصيرة - Short Period Seismographs** مكونة من ثلاثة مركبات عمودية وأفقية مخصصة للزلزال المحلية القرية ولدورة زمنية محصورة بين ١ - ٠، ٢ ثانية.

♦ **أجهزة الترددات المتوسطة - Intermediate Period Seismographs** مكونة من ثلاثة مركبات عمودية وأفقية مخصصة للزلزال القرية والبعيدة نسبياً وفي سعة محصورة بين ٢ - ١٥ ثانية.

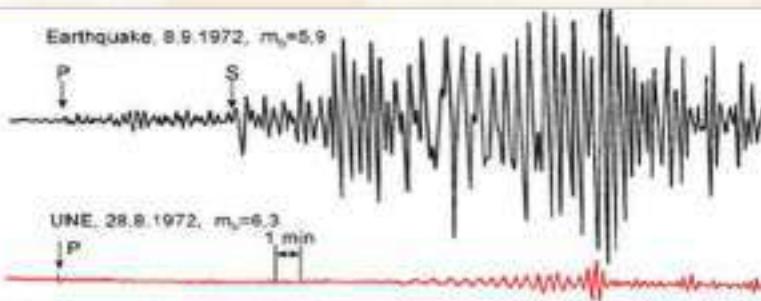
♦ **أجهزة الترددات الطويلة - Long Period Seismographs** مكونة من ثلاثة مركبات عمودية وأفقية مخصصة للزلزال البعيدة **Teleseismic** ولدورة زمنية محصورة بين ١٥ ثانية - ١ دقيقة.

♦ **أجهزة التردد الواسع Broad Band Seismographs** مفتوحة لكافة الدورات الزمنية ولا يكفي من دقة واحدة وبمدى تردد يترواح من ٥٠ - ٠، ٥ هيرتز.

♦ **أجهزة الحركة القوية Strong Motion Seismographs** مخصصة لتسجيل معاملات الحركة القوية عند وقوع الزلزال الكبيرة المقدار وتشمل السرعة والتسارع والسرعة لاستخدامها في الدراسات الهندسية.

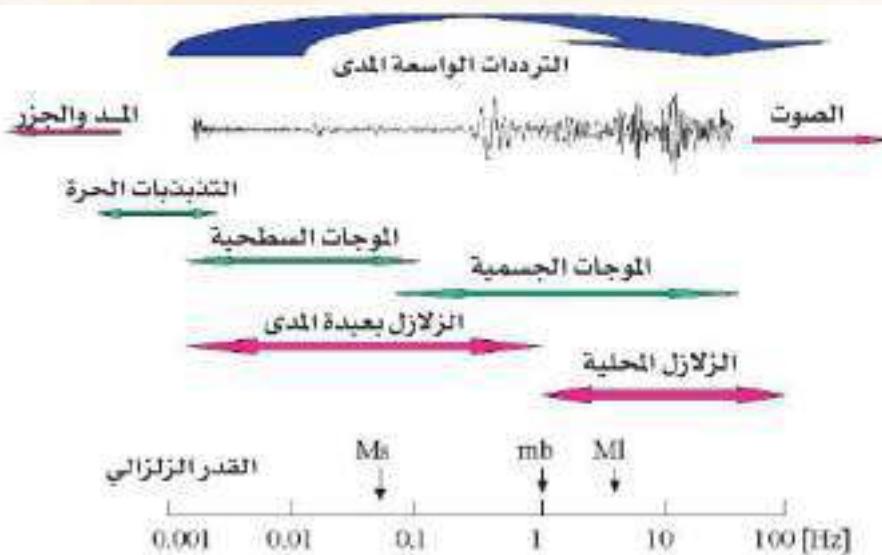
الزلزال

عند حدوث الزلزال أو ما يسمى بالهزة الرئيسية Main shock ينطلق معها معظم الطاقة الزلزالية الكامنة في الصخور ويبقى جزء آخر ينطلق مع الهزات اللاحقة والتوابع Aftershocks والتي في الغالب يكون تأثيرها أقل شدة من الهزة الرئيسية. ولقد وصف القرآن الكريم هذا النوع من التوابع في قوله تعالى " يوم ترجمف الراجفة تتبعها الرادفة ". فالراجفة هي الزلزلة العظمى " إن زلزلة الساعة شيء عظيم " والرادفة هي التابع الأقل قوة.



اختلاف الخواص الموجية لزلزال قدره ٥,٩ (اللون الأسود) وتفجير نووي قدره ٦,٣ (اللون الأحمر) عند نفس المسافة.

الزلزال



المدى الترددي للموجات والأحداث الزلزالية

مقاييس الزلزال

١- الشدة الزلزالية : Earthquake Intensity

لقد قامت عدة محاولات لقياس شدة الزلزال اعتماداً على حجم التأثيرات ونوعيتها ومقدار الدمار، ومن تلك المحاولات ما قام به عالم البراكين الإيطالي ميركالي Mercalli عام ١٨٨٧ من وضعه مقاييساً وصفياً من ثمان درجات تكون الشدة مختلفة حسب القرب والبعد عن البؤرة، فلمناطق الواقعه فوق بؤرة الزلزال تكون الشدة فيها أعلى من المناطق بعيدة عن البؤرة، لقد قام ميركالي برسم خطوط كنتورية تمثل الشدة الزلزالية لكل منطقة وترتبط المناطق التي حصل لها نفس التشوه، وطور هذا المقياس إلى ١٢ درجة في عام ١٩٣١م، وتدل الشدة الزلزالية على التأثير المحلي أو مدى إصابة الناس بالزلزال، وكل هذه التأثيرات تختلف باختلاف المسافة.

الزلزال

إن للشدة الزلزالية أهمية كبيرة حيث يمكن أن تستخدم في رسم خرائط تساوي الشدة Isoseismal Maps وتزودنا مثل هذه الخرائط بمعلومات عن أقصى شدة للهزة المحتملة وعن طبيعة الاهتزازات الأرضية وتأثير الطبقات الصخرية للتراكيب التحتية والترية السطحية على شدة الهازة . استخدمت الشدة الزلزالية أيضاً في دراسة المخاطر الزلزالية حيث تستخدم الشدة العظمى عند المركز السطحي أو تستخدم الشدة في أية نقطة لبناء خرائط التمنطق الزلزالي Seismic Zonation يمكن أن تتوقع منها أقصى شدة للهزة المحتملة الوقوع.

٢- القدر الزلزالي Earthquake Magnitude

لكي نتمكن من المقارنة بين الزلزال في كافة أنحاء العالم لابد من إيجاد مقياس لا يعتمد على كثافة السكان أو نوع المنشآت، ولكن مقياس كمي ينطبق على الزلزال في أي مكان. وكان أول مقياس للقدر الزلزالي على المستوى العالمي هو الذي استخدمه العالم الياباني واداتي Wadati في عام ١٩٣١م، ثم قام العالم ريختر Richter بتطويره في ولاية كاليفورنيا عام ١٩٣٦م اعتماداً على قياس اتساع موجة الزلزال طبقاً لقياسها باللة التسجيل المعروفة بالسيزموجراف. ونظراً لاختلاف الكبير في اتساع موجة الزلزال فقد استخدم ريختر المقياس اللوغاريتمي للموجة، وعرف المقدار الزلزالي بأنه عبارة عن رقم لوغاريتمي عشري اشتق من معرفة سعة أكبر حركة أرضية أمكن تتبعها بواسطة جهاز الرصد على بعد ١٠٠ كم من مركز الزلزال، ولكن من النادر أن تكون جميع المحطات موزعة على بعد ١٠٠ كم من المركز، فإن السعة يجب أن تصح فيما لو كان عند تلك المسافة تسجيل الزلزال الكبيرة بشكل عادي على مقياس ريختر ولكن العلماء حالياً يفضلون وصف الزلزال ذات القدر الزلزالي أكبر من ٦ درجات باستعمال مقياس العزم الزلزالي (Mw) Moment Magnitude .

لدقته العالية.

الزلزال

مقياس ميركالي المعدل للشدة الزلزالية

الشدة	الوصف	سرعة (سم/ثانية)	متوسط أقصى تسارع أرضي بقيمة الجاذبية(g)
I	لا يشعر بها أحد وتسجله أجهزة الرصد		
II	يشعر بها عدد قليل جدا ، وخاصة في الطوابق العليا		
III	يشعر بها عدد من الأشخاص المتواجدون داخل الأبنية وبشكل خاص في الطوابق العليا منها ، ولكن العديد من الناس لا يميزونها على أنها زلزال .		
IV	يشعر بها العديد من الأشخاص المتواجدون داخل الأبنية خلال النهار وقليل من الأشخاص في الخارج ، توظف بعض الأشخاص النائمين ، تهتز الأواني والشباك والأبواب ، وتحرك العجلات الواقفة.	1-2	0.02 - 0.015 g
V	يشعر بها الجميع ، وتوقف العديد من النائمين ، تكسر بعض الأواني والشباك ، يتشقق الجص في بعض المناطق ، تقلب الأجسام غير الثابتة .	2 - 5	0.03 - 0.04 g
VI	يشعر بها الجميع ، وقد يقعز منها العديد ويهربون خارج الأبنية . يتحرك بعض الأثاث التقليل . الأضرار قليلة . تهرب الحيوانات . أضرار في الأبنية الطينية.	5 - 8	0.06 - 0.07 g
VII	يهرب الجميع خارج الأبنية ويقدرون توازنهم ، الأضرار بسيطة في الأبنية ذات التصميم الجيدة التنفيذ وقليلة إلى متوسطة في المباني العادي ، أضرار واضحة في الأبنية الضعيفة ذات التصميم الرديء . قد تظهر بعض التباين.	8 - 12	0.1 - 0.15 g
VIII	خوف وهلع بين الناس ، الأضرار قليلة في الأبنية المصممة بشكل خاص ومحكم . الأضرار واصحة في الأبنية العادي مع انهيار جزئي ، وهي واضحة بشكل كبير في الأبنية ذات التراكيب الضعيفة . تتساقط الأعمدة والجران ، انقلاب الأثاث التقليل ، تغيرات في مياه الآبار ، ارتكاب الأشخاص الذين يقدرون سياراتهم .	20 - 30	0.25 - 0.30 g
IX	الأضرار كبيرة ، تترافق الأبنية ذات الهياكل المحمكة عن وضعها العمودي ، الإضرار جسمية في الأبنية الكبيرة مع انهيار جزئي ، تحطم بعض الأساسات ، تشقق الأرض وتتساقط الصخور وتنكسر أجزاء من الأنابيب المدفونة وتنثر ازلاقات التربة .	45 - 55	0.50 - 0.55 g
X	تهدم كامل للمباني . تحطم بعض المباني الخشبية ، تشقق الأرض بشكل كبير مع انهاء سكك الحديد ، تخرق الطرق الأسفلتية والجسور ، انهيارات أرضية كبيرة .	أكثر من 60	أكثر من 0.60 g
XI	أضرار جسمية ، تصمد بنيات قليلة جدا ، تحطم الجسور ، تحدث تشققات كبيرة في الأرض ، تحطم جميع الأنابيب والقوافل الممتدة تحت الأرض . ازلاقات أرضية وإراحت وانهيارات جبلية . تتحni سكك الحديد بشكل واضح كبير .		
XII	دمار شامل ويتبدد شكل سطح الأرض . يتشوه مدى الرؤيا والأفق . تندف الأجسام في الهواء .		

الزلزال

وهناك ارتباطاً نسبياً بين القدر الزلزالي (M) والشدة الزلزالية (I)، فكلما زادت الشدة في منطقة ما فإن هذا يعني أن القدر الزلزالي مرتفع . ويرتبط الحد الأعلى للشدة الزلزالية بالقدر الزلزالي على النحو المبين بالجدول التالي وحسب المعادلة التقريبية :

$$I = 8.16 + 1.45 M - 2.46 \log_{10} D$$

حيث D تمثل المسافة البؤرية .:

التأثير	القدر الزلزالي Magnitude	الحد الأعلى للشدة الزلزالية Intensity
الحركة تسجل والأشياء المعلقة تهتز.	٣	٣ - ٢
يشعر بها من في الداخل - الأضرار محلية.	٤	٥ - ٤
يشعر بها الجميع - بعض الأضرار في المبني.	٥	٧ - ٦
أضرار في المناطق الأهلية بالسكان والمبني العادية تتحطم.	٦	٨ - ٧
تحطم المبني - تشققات كبيرة - إحناء السكك الحديدية.	٧	١٠ - ٩
دمار كامل - تحطم الجسور.	٨	١٢ - ١١

لا يوجد في مقياس ريختر حد أعلى أو حد أدنى، ولو أن أقصى درجة سجلها المقياس كانت ٨,٩، وأن تزايد درجة واحدة في القدر يعني تضاعف في حركة الأرض عشر مرات وانطلاق طاقة أكبر بـ ٣٠ مرة، وهكذا فإن زلزالاً قدره ٦ سيطلق طاقة أكبر بـ ٣٠ مرة من زلزال قدره ٥ وأكبر بـ ٩٠٠ مرة من زلزال قدره ٤.

ويمكن تقسيم القدر الزلزالي حسب نوعية الموجة والاسعة والعمق (٢) إلى :

الزلزال

١) المقدار الزلزالي للموجات السطحية (MS)

$$Ms = \log(A/T)_{\text{max}} + 1.66 \log(\Delta) + 3.3$$

$A/T)_{\text{max}}$ = النسبة بين السعة العظمى وفترة التذبذب إلى Period .
المركبة الأفقية لموجات رايلي (Rayleigh Wave).

T = فترة التذبذب وتنحصر بين (٢٢ - ١٨) ثانية.

Δ = المسافة بالدرجات وتنحصر بين ($^{\circ}20 - ^{\circ}20$).

تستخدم هذه العلاقة للمقارنة بين الهزات ذات الترددات المنخفضة والأعمق
الضحلة التي أقل من ٥٠ كم.

٢) المقدار الزلزالي للموجات الجسمية (mb)

وهذا المقدار ابتكره العالم Gutenberg عام ١٩٥٦ م للزلزال العميق ويعتمد
على السعة الموجية للموجة الجسمية ويعبر عنه بالمعادلة التالية :

$$mb = \log(A/T)_{\text{max}} + Q(\Delta, h)$$

$Q(\Delta, h)$ = معامل تجاري.

Δ = المسافة البؤرية وتنحصر بين ($^{\circ}5 - ^{\circ}100$) درجة .

T = فترة التذبذب ومدتها هو (١٠، ١١) ثانية.

ويمكن تطبيق هذه العلاقة للهزات ذات التردد العالى.

٣) المقدار الزلزالي المحلي (ML)

استنتج من قبل ريختر لتصنيف الهزات في جنوب كاليفورنيا على أساس
الحجم بطريقة تختلف عن تأثيرها على الناس والمنشآت ، وعبر عن المقدار

الزلزالي المحلي (ML) بالمعادلة التالية :

$$ML = \log(A) - \log(A_0)$$

A = السعة المسجلة للهزة الأرضية.

A_0 = السعة لهزة معينة اختيرت كهزة قياسية ، تدعى الهزة القياسية بالهزة
الصفيرية (Zero Shock) وذلك لأنه إذا كانت ($A = A_0$) فإن ($ML = 0$) ، وهذا

لا يعني عدم وجود هزات أرضية صغيرة وإنما قد تحصل على قيم سالبة لـ

الزلزال

(A) وذلك عندما تسجل هزات أرضية صغيرة تمتلك ساعات أصغر من سعة الهزه الصفرية.

٤) المقدار الزلزالي المعتمد على فترة التردد Duration Magnitude MD إن المقدار الزلزالي المحلي المعين من جهاز التسجيل ذو فترة قصيرة التردد Short Period ومركبة عمودية يعتمد خطياً على اللوغاريتم الاعتيادي وفترة التردد والمسافة للمركز السطحي. لقد ابتكر العالم Lee هذا المقدار وطبقه على الزلازل الصغيرة حسب المعادلة :

$$MD = -0.87 + 2.0 \log D + 0.0035 \Delta$$

= MD المقدار الزلزالي المعتمد على فترة التردد .
= D فترة التردد .

= Δ بعد المركز السطحي للزلزال بالكميلومترات .

وهناك معادلات رياضية أساسية تربط بين المقادير الزلزالية السطحية (Ms) والجسمية (mb) والمحلية (ML) و (MD) :

$$mb = 0.56 Ms + 2.9$$

$$Ms = 1.79 mb - 5.18$$

$$mb = 1.7 + 0.8 ML - 0.01 ML^2$$

$$ML = 0.0357 + 0.98 MD$$

٥) مقدار العزم الزلزالي (Mw) Moment Magnitude (Mw)

وهذا النوع ينطبق على الزلازل القوية التي يبلغ قدرها في الغالب أكثر من ٦ . وقام عام ١٩٨٣ Kanamori بتطوير مقدار ينطبق على الزلازل الضحلة والعميقة :

$$Mw = 2/3 \log Mo - 10.7$$

Mo : العزم الزلزالي. فالأحداث الزلزالية التي قدرها أقل من ٨ تنطبق أقل مع أقل Mw في حساب المقدار. Ms

الزلزال

العزم الزلزالي Seismic Moment

يعرف العزم الزلزالي بأنه مقياس لحجم الزلزال وهو عبارة عن صلابة الصخرة مضروبة بمساحة التصدع مضروبة بمقدار الإنزلاق. أو بمعنى آخر هو قياس قوة الزلزال الناتجة عن إزاحة الصدع. ومن المعروف أن مقاييس المقادير الزلزالية تعتمد على معرفة سعة الموجة السطحية، وفتره التذبذب لها، ولها كانت الزلزال ذات البؤر العميق تكون لها موجات سطحية صغيرة فقط أو على شكل سلسلة من الموجات السطحية غير المهمة لذلك فمن المفضل عند التعامل مع كل الزلزال الأرضية أن تكون قادرین على حساب مقدار زلزالی منتظم لا يعتمد على وجود أو غياب الموجات السطحية، وقد يمكن تجنب هذه المشكلة باستخدام قياس جديد لقوة الزلزال يُدعى العزم الزلزالي. يمكن تمثيل العزم الزلزالي من خلال نظرية الإزاحة Dislocation Theory كمكافئ للمصادر المزدوجة ومن ذلك جاء تعريف العزم الزلزالي كتعبير عن الإزاحة على الصدع ومنطقة المصدر. ويمكن التعبير عن العزم الزلزالي (M_0) بالمعادلة الآتية :

$$M_0 = U \cdot D \cdot S$$

U = ثابت المرونة (معامل القص).

D = معدل الإزاحة (Dislocation) على مستوى الصدع.

S = مساحة مستوى الصدع.

كما أن هناك علاقات تربط بين العزم الزلزالي والمقادير الزلزالية السطحية والمحلية

$$\log M_0 = 20.15 + 1.12 ML$$

$$\log M_0 = 10.92 + 1.11 Ms$$

الطاقة الزلزالية Seismic Energy

من المعروف أن الاهتزازات الأرضية تتكون نتيجة للتحرر المفاجئ لطاقة الانفعال Strain Energy المخزونة مسبقاً في الصخور ومن قياس طاقة الموجة الزلزالية الناجمة عن الكسر المفاجئ يمكن تخمين الطاقة المتحررة من الاهتزاز الأرضية، وهناك العديد من العلاقات التي تربط بين طاقة الموجة الزلزالية (E) والمقدار الزلزالي (M)

الزلزال

$$\text{Log (E)} = 11.8 + 1.5 M$$

$$\text{Log (E)} = 12.66 + 1.4 M$$

وقد بين بعض الباحثين صلاحية هذه المعادلة لحساب الطاقة الزلزالية للهزات الدقيقة.

وهناك علاقات تجريبية أخرى مقدمة من العالم باث (Bath) عام ١٩٧٣م للربط بين الطاقة الزلزالية (E) والمقدار الزلزالي السطحي (Ms) للزلزال التي قدرها أكبر من ٥ وال WAVES الجسمية (mb) كالتالي :

$$\text{Log (E)} = 5.24 + 1.44 Ms$$

$$\text{Log (E)} = 4.78 + 2.57 mb$$

وترتبط الطاقة الزلزالية (E) بالمقدار الزلزالي السطحي (Ms) والمقدار الزلزالي الجسمي (mb)، والشدة الزلزالية القصوى (Io) على النحو التالي :

Io	Mb	Ms	الطاقة (E)
٦ - ٧	٥.٩	٥.٤	٢٠
٨ - ٩	٦.٣	٦.١	٣٠
٩ - ١٠	٦.٧	٦.٨	٤٠
١٠ - ١١	٧.١	٧.٥	٥٠
١١ - ١٢	٧.٥	٨.٤	٦٠
١٢	٧.٨	٨.٩	٧٠

هناك علاقة تجريبية تربط بين المقدار الزلزالي (M) والإزاحات السطحية الناتجة عن الصدوع والتشوهات في القشرة الأرضية. فمثلاً هناك علاقة تربط المقدار الزلزالي وطول الصدع (L) بالكميometres :

$$Ms = 6.10 + 0.70 \text{ Log } L$$

كما أن هناك علاقة تجريبية تربط بين إزاحة الصدع (U) والمقدار الزلزالي (M)

$$\text{Log (U)} = 0.55 M - 3.71$$

$$\text{Log (U)} = 0.67 M - 4.33$$

الزلزال



العلاقة الطردية بين القدر الزلزالي وكمية الطاقة الزلزالية المكافئة

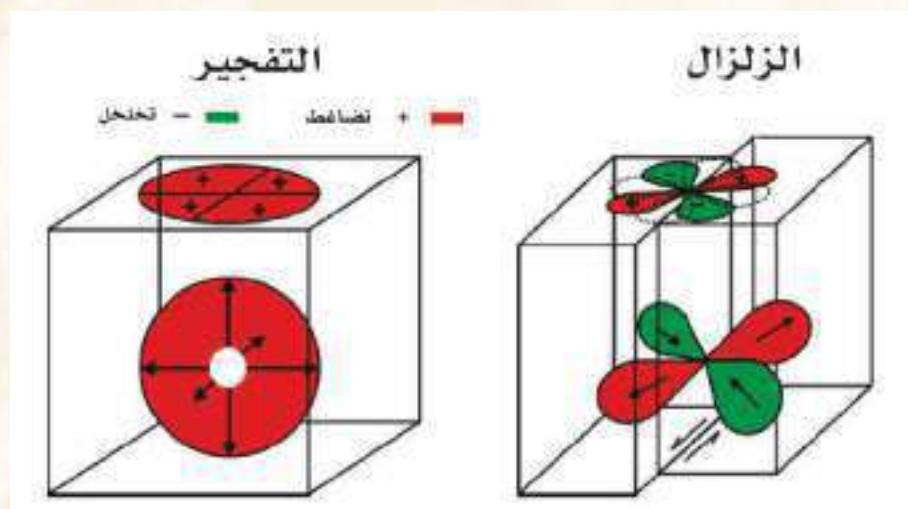
الطاقة المكافئة بمقاييس قبالة هيروشيما الذرية	الطاقة المكافئة من مادة TNT	القدر الزلزالي Magnitude
180 كجم	180 كجم	3
4.5 طن	4.5 طن	4
180 طن	180 طن	5
454 طن	454 طن	6
29000 طن	29000 طن	6.5
180000 طن	180000 طن	7
مليون طن قبالة هيdroجينية	66 مليون طن قبالة هيdroجينية	7.5
٦ مليون طن قبالة هيdroجينية	400 مليون طن قبالة هيdroجينية	8
٣٠ مليون طن قبالة هيdroجينية	2000 مليون طن قبالة هيdroجينية	8.5
٢٠٠ مليون طن قبالة هيdroجينية	13300 مليون طن قبالة هيdroجينية	9

الزلزال

الزلزال والتغيرات

على عكس الزلزال، نجد أن التغيرات بأشكالها المختلفة النووية والكميائية يتحكم فيها الإنسان بكميتها ومعرفة طاقتها مبدئياً وتحديد موقعها الحقيقي بدقة متناهية ، ويستفاد من هذه المعلومات في معايرة محطات رصد الزلزال وتحديد موقع الزلزال بدقة. إن أقوى تفجير نووي تحت السطح يعادل زلزال قدره بـ $M=7$ ، وهذه تعادل تقريرياً ١٪ من طاقة زلزال تشيلي عام ١٩٦٠ م.

غالباً يكون اتجاه الحركة الأولية في التغيرات تضاغطية على شكل شعاعي إلى الخارج في جميع الاتجاهات، بينما في الزلزال تكون الحركة الأولية تخلخلية حيث تنكسر إلى أسفل قبل وصولها محطة الرصد. ويلاحظ أيضاً أن نسبة سعة الموجة الطولية إلى القصيرة في حالة التغيرات أعلى من الزلزال. ومن الفوارق الأساسية بين التغيرات والزلزال هو العمق، حيث يبتعد حدوث الزلزال عند أعمق ضحلة أقل من ٥ كم.



مقارنة بين اتجاه الحركة الأولية للشكل الموجي للزلزال والتغير

الزلزال

هل يمكن التنبؤ بالزلزال؟

لقد عانت البشرية ولا تزال تعاني من كوارث الزلازل التي يذهب ضحيتها آلاف البشر بجانب الخسائر المادية الجسمية، ونتيجة لكون مسببات الزلازل والعمليات التي تحدث في البؤرة أثناء حدوث الزلازل ليست معروفة بشكل مطلق، لهذا أصبحت عملية التنبؤ بالزلزال أمراً في غاية الصعوبة على الرغم من بعض المحاولات الناجحة في بعض الدول المتقدمة. يعتقد معظم الباحثين في مجال الزلازل أن التنبؤ بالزلازل هدف يمكن الوصول إليه ، لهذا بذلت كل الجهود الممكنة من أجل الوصول إلى هذا الهدف ولو أن البعض يرى أن نتائج التنبؤ ربما تكون ضارة وغير نافعة وخصوصاً عند فشل إحدى هذه التنبؤات، فإن الناس بالتأكيد ستتجاهل أي تحذيرات بقرب وقوع كارثة بعد ذلك.

هناك فرق كبير بين التنبؤ وتوقع حدوث الزلازل . فالتنبؤ هو تحديد مكان وזמן حدوث الزلازل بدقة، ويكون في حدود عدة ساعات، وهذا غير متاح على المستوى العالمي. أما التوقع بالتخمين فهو مبني على دراسات تاريخية مستمرة للمنطقة زلزاليةً وجيوولوجياً.

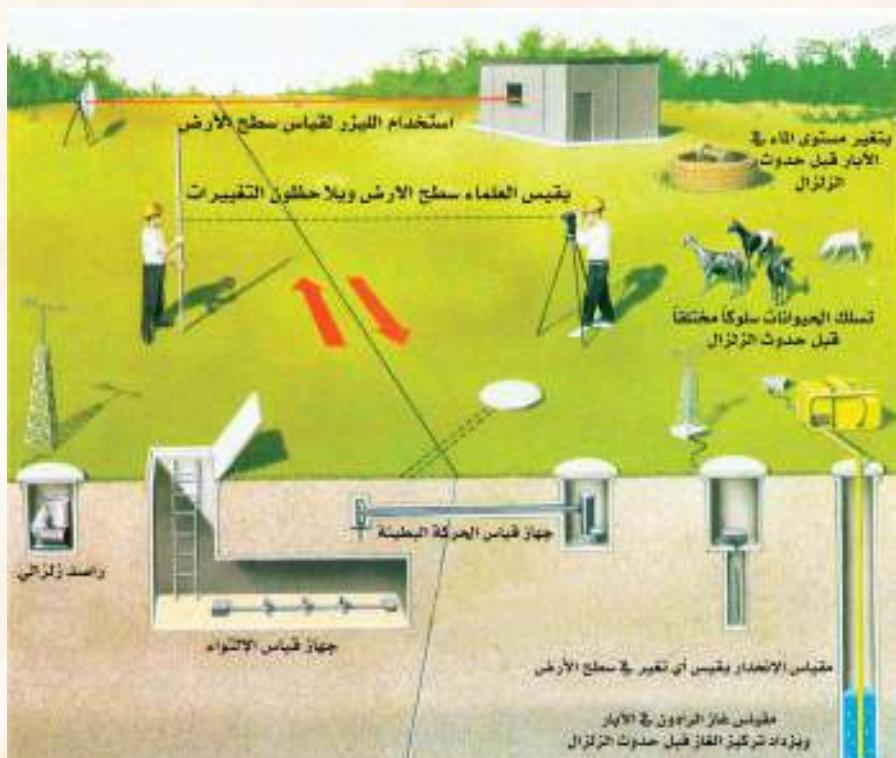
إن البركان مهما كان أمره يمكن الفرار منه فهو ينذر الناس قبل ثورانه، أما الزلازل فإنها لا تنذر الناس قبل وقوعها ولا يمكن التنبؤ بها إذا كانت ستحدث بعد يوم أو شهر أو سنة، ولذلك فلا مفر منها، حيث إنها تضرب ضربتها فجأة وبعد دقيقتين أو ثلاثة دقائق يكون كل شيء قد انتهى، لهذا بلغ عدد من فقدوا حياتهم بسبب الزلازل أضعاف أولئك الذين فقدوا بسبب ثوران البراكين.

لقد نجح العلماء السوفيات في تحديد وقت زلزال نوفمبر ١٩٧٨ م في أدي فيرجاتا قبل حدوثه، وكذلك في فبراير ١٩٧٥ م تنبأ علماء الزلازل في الصين بحدوث زلزال وأعطوا تحذيرات قبل حدوثه بحوالي ٢٤ ساعة بناء على مراقبة حركة الحيوانات بصورة رئيسية، ودراسة ورصد كل التغيرات في

الزلزال

المنطقة . ولكن في العام الذي يليه وبالتحديد في ٢٧ يونيو ١٩٧٦م وأثناء عقد مؤتمر لعلماء الزلازل في الصين لمناقشة النجاح في توقع زلزال العام الماضي حدث زلزال عظيم مفاجئ قتل حوالي ٢٥٠ ألف شخص.

لم تتم خص الدراسات التي قام بها علماء الزلازل في اليابان وروسيا والصين وأمريكا عن أي قواعد ثابتة يمكن إتباعها للتنبؤ بقرب حدوث زلزال ، وكان أقصى ما وصلوا إليه هو معدل تكرار زلزال في مكان معين، وأوصوا بأن تكون المباني والمنشآت الهامة بعيدة عن أماكن الخطر الزلزالي حتى يمكن الإقلال من احتمالات تعرضها للانهيار إذا حدث زلزال في مكان وجودها.



المؤشرات القصيرة والبعيدة لمحاولة التنبؤ بالزلزال قبل حدوثه (٣)

الزلزال

إن أهمية السجلات التاريخية يمكن أن تساعدنا في تحديد الأماكن التي يتوقع حدوث زلزال فيها، ولكن لا يمكن أن تحدد وقت وقوعها، وقد أمكن لليابان رصد عدة تغيرات جيوديسية للأرض قبل عام ١٩٦٤م، فقد تغير منسوب الأرض حوالي ٢٠ سم حدث بعدها زلزال في المنطقة في ١٦ يونيو ١٩٦٤م.

وعموماً فإن التوقع الكامل لحدوث الزلزال يتمثل في معرفة ثلاثة عناصر أساسية هي : مكان وزمان وقدر الزلزال. فبالنسبة لمكان الزلزال وقدره فقد توصل العلماء إلى تحديد أكثر الأماكن تعرضًا للزلزال على الكره الأرضية، وقدر هذه الزلزال على وجه التقرير، حيث تتم الاستفادة من هذه المعلومات في اختيار أنساب الأماكن لإقامة المشروعات العمرانية والصناعية بعيداً عن أماكن الخطر الزلزالي.

أما بالنسبة لزمن الزلزال وهو أهم العناصر، فعلى الرغم من وجود بعض الظواهر المختلفة التي قد تدل على قرب وقوع الزلزال في منطقة ما، إلا أنها ليست قاعدة ثابتة يعتمد عليها في تحديد وقت حدوثه، فقد يحدث بعد يوم أو شهر أو أكثر، وقد لا يحدث مع وجود هذه الظواهر. ومن أهم الظواهر التي قد يصاحبها حدوث هزات أرضية (زلزال) ما يلي :

- ♦ التغيرات في سرعة الموجات الزلزالية.
- ♦ اختلال مستوى المياه الجوفية في الآبار قبل حدوث الزلزال.
- ♦ تشوّهات في سطح الأرض في المناطق القرية من البؤرة وتحرك القشرة الأرضية للأعلى وتغيير قيم الجاذبية.
- ♦ انطلاق غاز الرادون Radon من الآبار على امتداد الصدوع وتغيير تركيز غاز الهليوم.
- ♦ تغير في درجة التوصيل الكهربائي للصخور وتغير في المجال المغناطيسي الأرضي.
- ♦ ازدياد نشاط الهزات الأولية قبل حدوث الزلزال.
- ♦ السلوك الشاذ لبعض الحيوانات مثل هروب الفئران والثعابين من الجحور

الزلزال

وقف الأسماك فوق سطح الماء وخروج الماشية والخيل من مرابطها ورفع الأرانب أذانها ومداومة الحمام الطيران وعدم عودته إلى أبراجه.

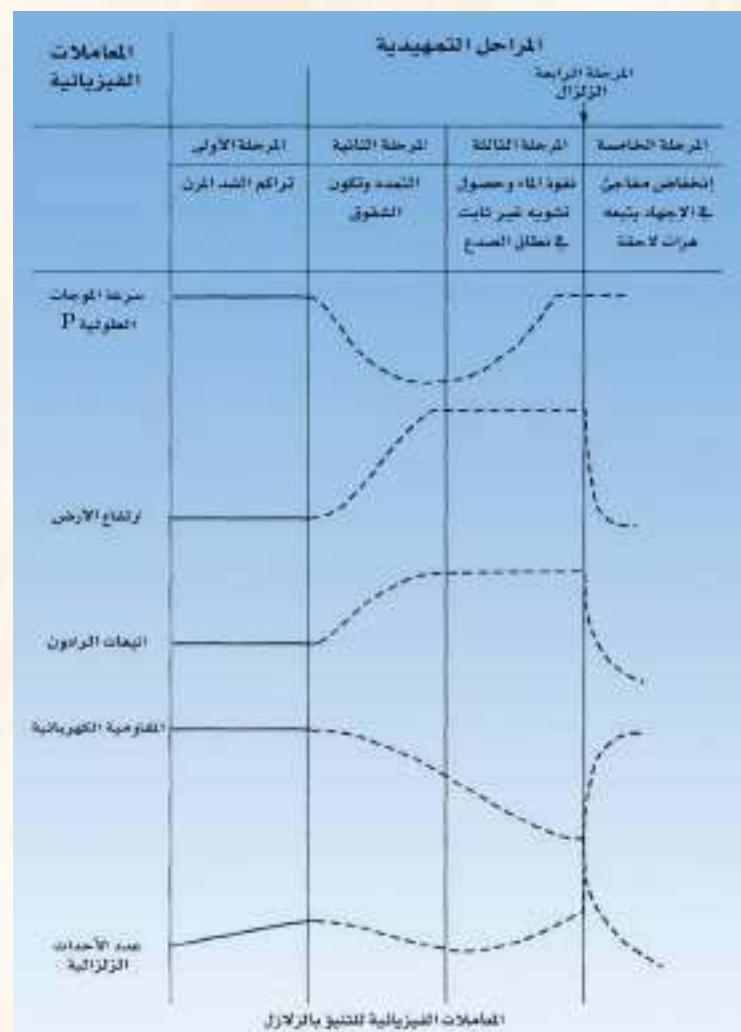
أن بعض الحيوانات ومن بينها سمك القرش والسلور حساسة جداً للمجال المغناطيسي للأرض مما يجعلها تشعر بالتغيير الذي يطرأ عليه عادة قبل وقوع الزلزال وكذلك أن بعض الكائنات الحية حاسة سمع مذهلة تنفذ إلى باطن الأرض بحيث تستطيع التقاط الأصوات المنذرة بقرب الهزات الأرضية وتمييزها قبل وقوع الهزات وبعض الحيوانات تميز بوجود حاسة فوق العادة أو ماتعرف بالخاصية الباراسيكولوجية والتي تعتمد عليها في معرفة أي تغير في خصائص الصخور قبل حدوث الزلزال.

وتتجدر الإشارة إلى أن حاسة السمع عند الحيوانات أعلى بكثير منها عند الإنسان حيث تتراوح عند الإنسان مابين ١٠٠٠ - ٤٠٠٠ ذبذبة في الثانية بينما تصل عند بعض الحيوانات كالأسود والكلاب إلى ٦٠ ألف ذبذبة في الثانية و ١٠٠ ألف ذبذبة في الثانية عند الفئران والخفافيش. علاوة على أن الشحنات الكهربائية عند الحيوانات لها تأثير كبير في هرمون الأعصاب مما يؤدي إلى هيجان الحيوان وتغيير تصرفاته قبل حدوث الزلزال .

جميع الظواهر الوارد ذكرها تعتبر مؤشرات تنبؤ متوسط أو قصير الأمد، أما مؤشرات التنبؤ طويلة الأمد فهي تحدث في الغالب في المناطق التي تعرضت لهزات مدمرة في السابق، ويمكن التنبؤ بها عن طريق مراجعة السجلاتزلزالية التاريخية، لحساب زمن تكرار هذه الزلزال في المنطقة. إن دراسة الخرائطزلزالية لمنطقة ما تعرضت لهزات عنيفة في الماضي، ربما يبين استمرار النشاط أو هدوء تام يتبعه انتقال في النشاط إلى مناطق مجاورة للبؤرة السابقة. وتوضع هذه الظاهرة على الخرائطزلزالية على شكل حلقة تكون من بؤر الزلزال لمنطقة المحيطية ببؤرة الزلزال السابق، وتعرف بالفجوةزلزالية Seismic gap .

الزلزال

تتمثل الجهود الرئيسية في التنبؤ عن الزلزال حاليًا بالقياسات الدقيقة للتغيرات في المعاملات الفيزيائية لصخور القشرة الأرضية. وبالرغم من تضارب نتائج هذه القياسات ومحدوديتها تطبيقها إلا أن الاختبارات الحقلية أثبتت فعالية بعض هذه المعاملات ومن أهمها: سرع الموجات الطولية وارتفاع الأرض وابعاث غاز الرادون من الآبار والمقاومة الكهربائية في الزلزال وعدد الزلزال في المنطقة.



الزلزال

ومع هذا ما زال توقع الزلازل عملية في مهدها ولم يستطع علماء الزلازل حتى الآن التنبؤ بدقة عن مواعيدها، وهذا قد يكون رحمة من الله بعباده، والله حكمة في ذلك. والسؤال الذي يفرض نفسه : ماذا سوف يحدث لو أنذر الناس قبل حدوث الزلازل بساعة؟ وكيف سيتصرف الناس؟ وماذا سيحدث لحركة المرور؟ وأين سيذهب الناس؟

المراجع

- 1- Bolt, B.(1993). " Earthquakes ". . Freeman and Company. New York. 331P.
- 2- Bormann, P. (2002). New Manual of Seismological Observatory Practice (NMSOP). IASPEI.GeoForschungsZentrum. Potsdam.
- ٣- باربر، نيكولا (٢٠٠٢م) . الزلازل والبراكيين. سلسلة علوم ألفا . مكتبة العبيكان.



السيرة الذاتية للمؤلف
أ.د. عبد الله بن محمد العجمي

- حصل على درجة الدكتوراة في الجيوفيزياء عام ١٤٩٩هـ من جامعة مينيسوتا - أمريكا
- أستاذ الجيوفيزياء - قسم الجيولوجيا - جامعة الملك سعود منذ عام ١٤٢٨هـ
- المشرف على مركز الدراسات الزلزالية - جامعة الملك سعود منذ عام ١٤١٧هـ
- المشارف على كرسي استكشاف الموارد المائية في الربع الخالي
- رئيس الجمعية السعودية لعلوم الأرض منذ عام ١٤٢٧هـ
- رئيس قسم الجيولوجيا والجيوفيزياء - جامعة الملك سعود
- رئيس تحرير المجلة العربية للعلوم الجيولوجية
- رئيس فريق برنامج زماله عالم مع جامعة أوريون الحكومية الأمريكية
- مستشار مدينة الملك عبدالعزيز للعلوم والتقنية
- مستشار هيئة المساحة الجيولوجية
- مستشار هيئة المساحة العسكرية
- نشر أكثر من ٦٠ بحث علمي وتقدير فني في مجلات علمية متخصصة
- القوى أكثر من ٥٠ ورقة عمل في ندوات محلية ومؤتمرات عالمية
- باحث رئيس مع مدينة الملك عبدالعزيز للعلوم والتقنية وشركة أرامكو
- باحث رئيس مع وزارة الطاقة الأمريكية و جامعة كاليفورنيا ومعمل ليفرمور الأمريكي
- باحث مشارك في جامعتي الاباما وبنسلفانيا الحكومية الأمريكية
- منبع خارجي في عدد من رسائل الماجستير والدكتوراه
- ضمن قائمة (المنحدرون البارزون العرب) من قبل منظمة ريفاسيمنتو الدولية
- عضو الجمعية الأمريكية لزلزال
- عضو الاتحاد الأمريكي لجيوفيزياء
- عضو الاتحاد الأوروبي لجيولوجيين والمهندسين
- عضو لجنة تخفيف المخاطر зلزال لشرق البحر الأبيض المتوسط
- حصل على جائزة المراعي للابداع العلمي عام ٢٠٠٥م
- حصل على جائزة التميز الذهبي من مدينة الملك عبدالعزيز للعلوم والتقنية عام ٢٠٠٦م
- حصل على جائزة أبهى التقديرية للاسهامات العلمية (٢٠٠٧م)
- حصل على جائزة جامعة الملك سعود للتميز البحثي (٢٠١٣م)
- حصل على جائزة الاتحاد الأمريكي لجيوفيزياء للنشاط العلمي (٢٠١٣م)
- حصل على جائزة جامعة السلطان قابوس للاسهامات العلمية (٢٠١٣م)

سلسلة

العامري العلمية

٦ - ١

