



محاضرات مادة الجيولوجيا الهندسية / المرحلة الاولى / قسم الهندسة المدنية

كلية الهندسة / جامعة تكريت

تدريسي المادة

أ.م. د. لمياء نجاح الطائي

م.د. سراب سهام

٢٠٢٥/٢٠٢٤

الفصل الثامن

الجيولوجيا التركيبية وفهم الخرائط الجيولوجية

الخرائط الطبوغرافية

وهي تلك الخرائط التي يظهر عليها الرسم الافقي لاجزاء مختلفه المناسيب من سطح الارض او ايه اشكال طبيعيه مجسمه على هيئة مستويات افقيه مرسومة وفق مقياس رسم معين.

وعادة تستعمل هذه الخرائط الطبوغرافية لتسهيل مهمة الجيولوجي او المهندس وذلك باستخدامها كلوحة اساس لتوقيع النتائج والملاحظات الجيولوجيه على هذه الخرائط

وترسم الخرائط بمقاييس تمثل النسبة بين المسافة الموضحة على الخريطة الى تلك المسافة الحقيقية على الارض ويعبر عنها بنفس الوحدات.

ولتحديد مقدار الارتفاعات والميول وأشكال المعالم الأرضية من الخريطة يستخدم جهاز التسوية ليبين الارتفاعات النسبية لجميع النقاط التي سيتم توقيعتها على الخريطة والوسيلة الأكثر استخداماً لهذا الغرض تعرف بخطوط الكنتور (خطوط التسوية).

ويبين خط الكنتور الشكل الناتج من تقاطع مستوى أفقي من سطح الأرض عند ارتفاع محدد فوق سطح الأرض أو مستوى أساس معين وتتبادل خطوط الكنتور بمسافة راسية منتظمة تعرف بالفترة الكنتورية (فترة التسوية)

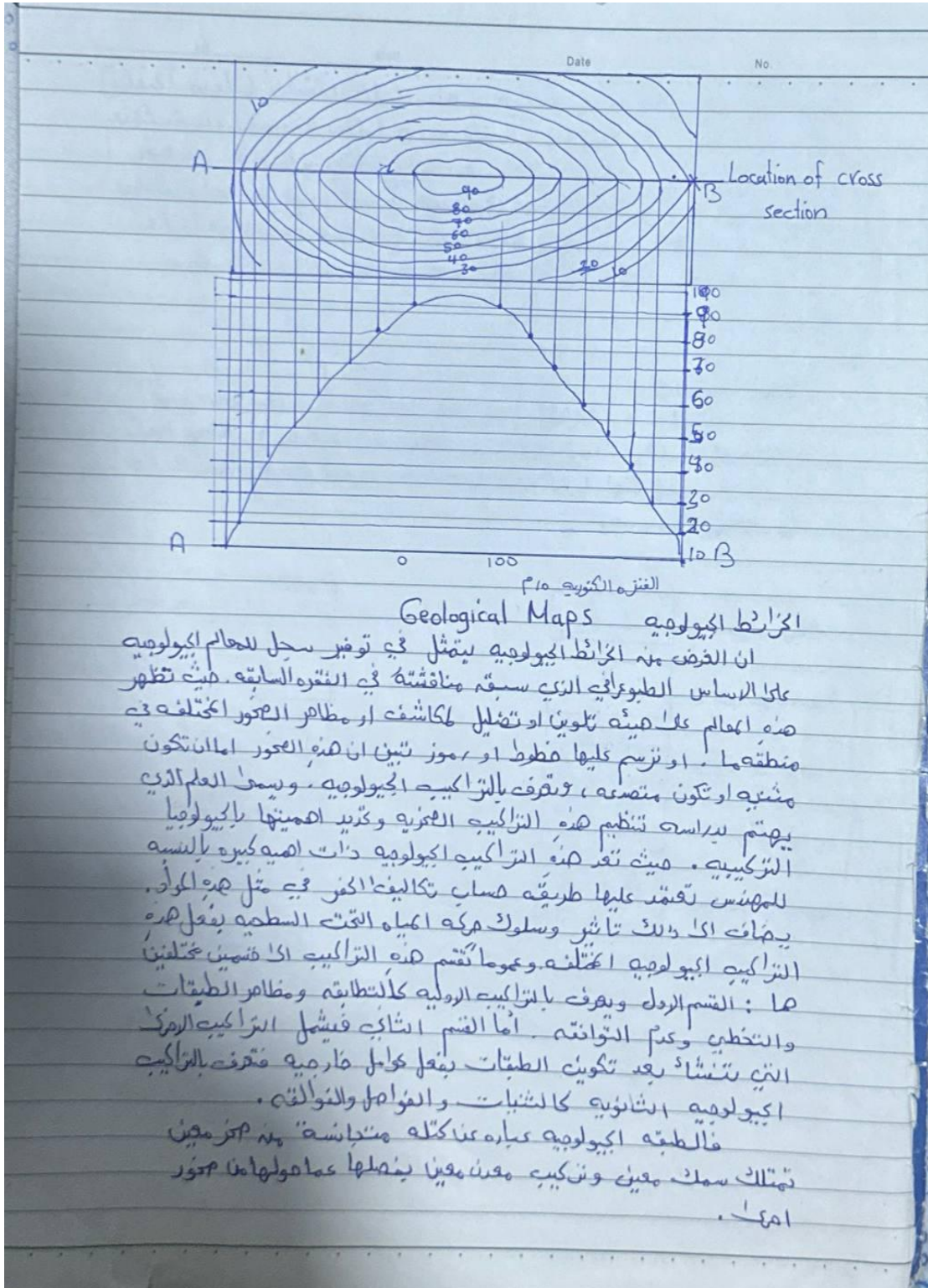
من أهم خواص خطوط الكنتور الأرضية :

- ١ - جميع نقاط خط كنتور معين تمتلك نفس المنسوب.
- ٢ - جميع خطوط الكنتور يجب أن تغلق في الطبيعة أو مركز الخريطة ماعدا حافات الخريطة.
- ٣ - لا تتقاطع خطوط الكنتور فيما عدا حالات نادرة كوجود مغاره مثلاً".
- ٤ - قد تتقابل أو تتبادل خطوط الكنتور ذي المناسيب المختلفة عند بعض القمم الجبلية.
- ٥ - يبين مدى تباعد خطوط الكنتور مقدار ميل الأرض وطبيعتها ، وكما يلي :

- أ. كلما تقاربت خطوط الكنتور دلت على شدة انحدار الأرض.
- ب. إذا كانت المسافات الفاصلة بين الخطوط الكنتورية متساوية دل ذلك على انتظام الأرض وانتظام الميل بالنسبة للأرض.
- ت. يدل التباعد غير المتساوي بين الخطوط الكنتورية المختلفة المناسيب على أن ميل الأرض غير منتظم وقد يكون هذا الانحدار على هيئة تقعر أو تحدب.
- ٦ - عند تقاطع خطوط الكنتور مع مجرى نهر فإنها دائماً تكون ما يشبه حرف V بالإنكليزية ويتجه رأسه نحو عالي الوادي أما في حالة تقاطع خط كنتور على شكل حرف V بالإنكليزية مع مرتفع ما فإن رأس هذا الخط الكنتوري سيتجه نحو قاعدة المرتفع.

رسم القطاعات الطبوغرافية

رسم القطاعات الطبوغرافية Topographical Profiles
 بعد استكمال الخريطة الكنتورية (الطبوغرافية) نستطيع انما في
 بعض الاعراض الهندسية اسم القطاعات الطبوغرافية من هذه الخريطة
 الطبوغرافية . ويتم ذلك بتأشير نهايات خط القطاع وتوسيل هذه
 النهايات بخط مستقيم يعرف بخط القطاع . حيث توضع حافة
 شريط من الورقة البيضاء بمحاذاة هذا الخط وتوضع على حافة
 الشريط تقاطعات كل خط كنتوري مع خط القطاع، ثم ينقل
 هذا الشريط الموضع عليه كافة النقاط (النقطة) من تقاطع الخطوط
 الكنتورية مع خط القطاع (القطاع) الى ورقة الرسم عليها المقاييس
 الرأسية . وتقع كل نقطة تقاطع لخط الكنتوري مع خط القطاع
 بالارتفاع الصحيح على ورقة الرسم البياني . ثم توصل هذه النقاط
 لتكون منحنياً سلساً يمثل القطاع الطبوغرافي لتلك الارض . وهنا
 يجب الانتباه الى نسبة التكبير . فحالا سبيل المثال ان الكيلو
 متر على المقياس الافقي يساوي ٤٠ / ١٥٥٥ = ٢٥ متره
 الرأسية وهذا يعني ان نسبة التكبير ٤٠ / ١٥٥٥ = ٢٥ متره
 كما في الشكل



الرموز للخريطة الجيولوجية

تظهر الطبقات في الطبيعة إما أفقية كما سطحت أفقيان (نادرة أكتوت) وعادة ترتفع كمنحدرات أو منحدرات فوقها أماكن ترسيبها، أو قد تكون مائلة بحيث يميل السطحان الفاصلان عن الوضع الأفقي بزاوية أكبر من ٩٠° وأقل من ٩٠°، أو قد تكون الطبقة الجيولوجية رأسية بحيث السطحان الفاصلان زاوية قدرها ٩٠°. وقد تظهر هذه الطبقات إما متصلة أو متقطعة أثناء عملها ارتفاعها من أماكن ترسيبها أو بفعل العوامل الكارمية المؤثرة عليها.

الرموز الجيولوجية
تستخدم في رسم الخرائط الجيولوجية أو القطاعات الجيولوجية، وتكون
بشكلها كالحرف "م" من العزير عن لينة أنواع العزير الأول
سواء الرسوبية منها أو المتحولة أو النارية. وفيما يلي أهم الرموز الشائعة
في العزير الرسوبية.

حجر كلسي		حجر رملية ناعم	
حجر كلسي طيني		حجر رملية خشنة	
حجر صلب طيني		حجر دولوميتي	
صخر		كوكلوميرات	
حجر نضيد حلي		بريشيا رسوبية	
صخر			

مظاهر الطبقات الجيولوجية

تظهر الطبقات الجيولوجية في عدة حالات ، اما افقيه او مائله

اولا : حاله الطبقات الافقيه

عند ظهور بعض اسطح الانفصال للطبقات الموجودة في المنطقه وبمعرفة سمك هذه الطبقات في تلك المنطقه وكذلك معرفه مناسبيتها فان من الممكن استكمال تحديد بقيه مظاهر جميع الطبقات في المناطق الاخرى في الخريطة

ثانيا في حاله الطبقات المائله

ان الطبقات الجيولوجية قد تظهر مائله وهي الشائعه حيث يميل السطحان الفاصلان للطبقه عن الوضع الافقي بزاويه اكبر من الصفر واقل من ٩٠ درجة

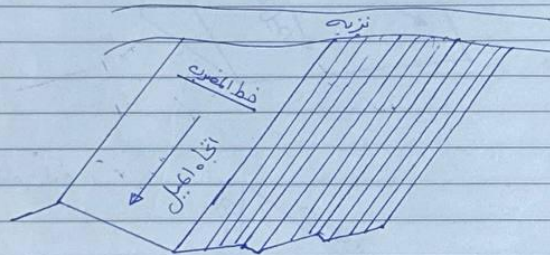
خط المضرب

خط المضرب : Strike line

وهو عبارة عن خط افقي وهمي موجود على سطح الطبقة عمودياً على اتجاه ميل الطبقة وعادة يفسر من الشمال بواسطة ايوصله المقاطعيه في الكتل ، او يرسم على الخريطة باستخدام المنقلة الهندسية كما مبين في الشكل (7 - 3)

زاوية ميل الطبقة : Dipping Angle

تعرف زاوية ميل الطبقة بأنها الزاوية مقاسه بين الطبقة والمستوى الأفقي (مهما كان ميل الموضع) ولها اتجاه ومقدار ، تقاس في اتجاه عمودي على خط المضرب. مبين في الشكل



الشكل يوضح العلاقة بين خط المضرب واتجاه الميل في الطبقات



الشكل يوضح طبقات مائله وان زاوية الميل هذه الزاوية في مستوى رأسي

الميل الحقيقي والميل الظاهري :

عندما تقاس زاوية ميل الطبقة في الاتجاهات ليست عموديه على خط المضرب فإن هذا الميل يعرف بالميل الظاهري ، وأن قيمتها سوف تقع بين الصفر والقيمة العظمى للميل الحقيقي كما هو مبين في الشكل ، حيث أن $\text{زاوية الميل الظاهري} = \text{خط الميل الحقيقي} \times \sin \theta$

التاريخ: _____

الميل الحقيقي: α

الميل الظاهري: β

الميل الحقيقي للطبقة عند مقدار انحرافها اي فقط واتبع على سطح الطبقة عمودياً على اتجاه الضرب. ويكون اتجاه الميل باتجاه تنازل المناسيب كما هو موضح في الشكل ولزيادة مقدار الميل في الكتل سيتم استخدام الميل المصحح الموجود في النقلة المخطاطية، وأما إيجاد الميل من الخريطة فهو كما يلي:

(أ)

(ب)

(ج)
$$\frac{\text{الميل الحقيقي}}{\text{الميل الظاهري}} = \frac{\text{الميل الحقيقي}}{\text{الميل الظاهري}}$$

(د)
$$\frac{\text{الميل الحقيقي}}{\text{الميل الظاهري}} = \frac{\text{الميل الحقيقي}}{\text{الميل الظاهري}}$$

السمك الراسي والسمك الحقيقي

السمك الراسي والسمك الحقيقي

True Thickness And Vertical Thickness

بما ان الطبقات مائله فانه السمك الراسي الذي تختبره مثلاً بواسطة
البارافرس سيكون اكبر من السمك الحقيقي لونه مقاس بالجله عمودي . بينما
السمك الحقيقي هو المسافه الراسيه بين حدود الطبقة (العلوي والسفلي)
بذلك فانه السمك الحقيقي يساوي السمك الراسي مضافاً في جميع تمام
زاوية الميل (سا) . وعندما تكون زاوية الميل صغيره لنتخذ مديان
فانه السمك الحقيقي يساوي السمك الراسي (الطامري) كما في الشكل

الشكل يوضح العلقه
بين السمك الراسي و
السمك الكعبي للطبعا
اعماله

Date

مظهر الطبقة المائل

ويظهر مظهر من الطبقة أو امتداد من الطبقات على سطح الأرض وذلك
الصوت ، يتوقع مظهر الطبقة فوق سطح الأرض على عدة عوامل وهي:

(أ) طوبوغرافية المنطقة
(ب) ميل الطبقة
(ج) سمك الطبقة نفسها

عرض الطبقة المائل Width of Outcrop

عندما يكون سطح الأرض مستويا ، فبدلاً من عرض الطبقة أو طرفها ذات
السمك الثابتة تعتبر مقاساً للميل كما هو مبين في الشكل ، ولكن في
معظم الأحيان ، فبدلاً من الطبقات الجيولوجية تظهر على الأراضي المنحدرة
والعرض الطبقة يصبح متأثراً بالحد من ميل الطبقة نفسها وميل
الأرض. ولذا فبدلاً من الطبقات المائلة تتقاطع مع خطوط الكنتور الأرضية
وفي حالة كون الطوبوغرافية غير منتظمة وكان ميل الطبقة كبيراً فإن
عرض الطبقة يكون أكثر استقامة

عرض الطبقة

عرض الطبقة

يوضح الشكل لعرض مظاهر الطبقات الناتجة عن الطبقات التي
تحتل نفس السمك أمداً ذات ميل عالي وميل واطئ

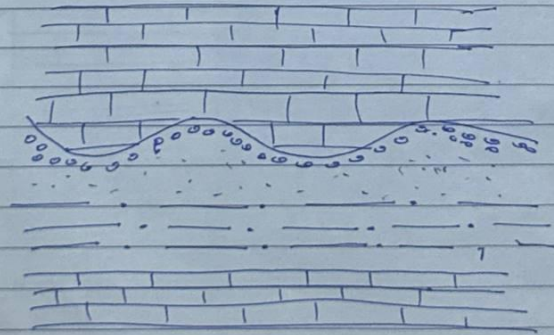
كيفية إيجاد مظاهر الطبقات المائلة

وفي هذه الحالة كمثل ذلك مظهر الطبقة أي كل سماح من الحدود الجيولوجية
(كلوي أو سفاري) من توصيل نقاط تقاطع خط الكنتور مع خطوط العرض
بعد إيجادها ومقارنتها بالطريقة التالية أي النقطة تقاطع خط كنتور
مع خط مضروب من نفس المنسوب هي نقطة مظهر ذلك خط كنتور
700 مع خط مضروب 700 فمثل ذلك نقطة مظهر () ومن اتصال هذه
النقط فمثل ذلك مظهر الطبقة كلوي أو سفاري ، ويمكن الحصول على
مظاهر الطبقات في الكارت الأرضية :-

عدم التوافق

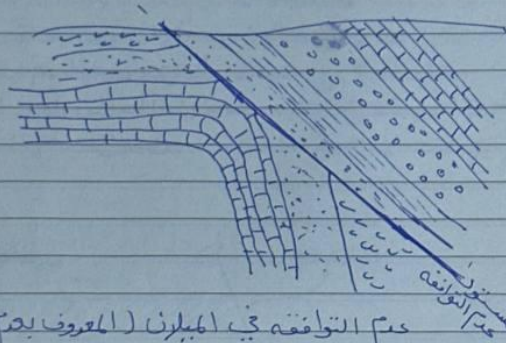
عدم التوافق

كدرشة عدم التوافق للطبقات الجيولوجية عندما لا تتسبب الطبقات حسب نظام متسلسل ومستمر بل تتخللها فترات لا يحدث فيها ترسيب أو قديميل انقطاع هذا الترسيب الكا ملين السنين. وهذا يعني بأنه السطح العلوي لمجموعة الطبقات التي تكونت قبل توقف الترسيب في هذه الفترة الزمنية قد تعرضت الكا عوامل تقريب أو حركات أرضية مختلفة مثل الرفع أو الهبوط. بحيث انفتحت الكا مشوب أعلا عن مستوى سطح البحر. ونتيجة لعمليات التجوية المختلفة على هذه الطبقات فإنها سوف تتآكل منها أجزاء كثيرة تؤثر عليها الحركات الأرضية مرة ثانية، حيث تقوم فيقومها ماد البحر مرة ثانية. ويحدث قد ترسب مواد كثيرة على سطحها الجديد مكونة طبقات جديدة مترسبة على سطحها المتحري. ويمكن الاستدلال على عدم التوافق بواسطة التعرف على السطح غير المنتظم الواقع بين مجاميع هذه الطبقات حيث تتخللها سطوح تقريب وهي قاعدية أو طبقية من صخر الكنجلوميرات. تملأ الحجرة السفلى ناتجة عن تفتت الطبقات العليا من الحجرة السفلى بفعل عوامل التقريب المختلفة التي تعرضت لها هذه الطبقات أثناء توقف عملية الترسيب كما صممت في الشكل



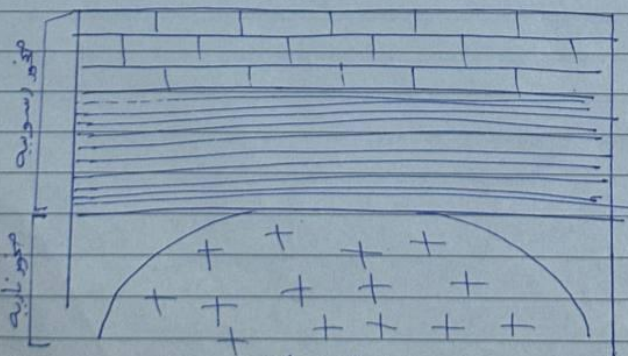
الشكل يوضح عدم التوافق (المجموعة الجيولوجية المتبقية)

عدم التوافق في الميل (الزوي) .
وهذا يعني بأنه الطبقات السفلى من مجموعة من التكوينات الطبقيّة احدثه
تتملك ميلاً مختلفاً عن الطبقات التي أقدم منها، وتقع على طبقات مختلفة
الاعمار الجيولوجية، وهذا ينتج عن تعرض كل مجموعة لطرفه تعلقه عن الأرض،
وقد يكون ميل العجوة بين يمينيين متعاكسين، وان الطبقات القديمة في
ماله ميلونها قبل حدوث التقريب، كما تقابل مستوي عدم التوافق بزاوية. ولذلك
سمي عدم التوافق هذا بالزوي أو الميل كما هو مبين في الشكل



عدم التوافق في الميل (المعروف بعدم التوافق الزوي)

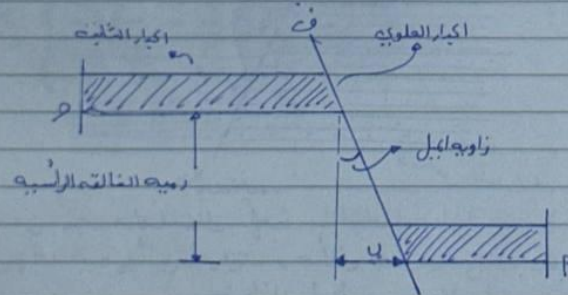
عدم التوافق الصوري
هيشه كثره عدم التوافق من نتيجة لتكوين طبقات من الصخور الرسوبية
فوقه سطح افق من انواع الصخور الاخرى كالتاليه مثله . هيشه عند تعرض
الصخر الناري كالكثايت لمواظلت جوييه وتقريبه . ويبتكون من مجموعه من الطبقات
الرسوبية فوقه هذا الصخر الناري في اماكن اخرى . فيسمى عدم التوافق
الصوري كما هو مبين في الشكل



الشكل يوضح عدم التوافق الصوري . صخور رسوبية فوقه صخور نارية

الفوالق (Faults)

الفوالق عبارة عن تشققات وتفتحات في الصخور تتحرك فيها كتل الصخور أو الطبقات الصخرية. وقد تتحرك هذه الطبقات في اتجاهات مختلفة أو في اتجاه واحد. وتكون هذه الحركة إما رأسية أو أفقية أو كليتيهما. وقد تظهر بعض الفوالق تشبيه في حركة الصخور بعضها لمسافة تقدر بـ 10 كيلومتر. وأن هذه الفوالق تتكون من سطح مستوي قد تكون رأسية أو مائلة تتحرك عليها كتل الصخور. وفي حالة الفوالق المائلة فإن الزاوية الرأسية تعرف برميح الفوالق الرأسية، والزاوية الأفقية تعرف برميح الفوالق الأفقية، والتي يعرفها تقدر على زاوية ميل الفوالق الذي يصنعها مع المستوى الأفقي. ويتصل كل من الصخور المنزلة فوقه مستوى الفوالق أكبرا، وتكون المثلث الصخور التي تقع تحت مستوى الفوالق فتسمى أكبرا الثابت كما في الشكل.



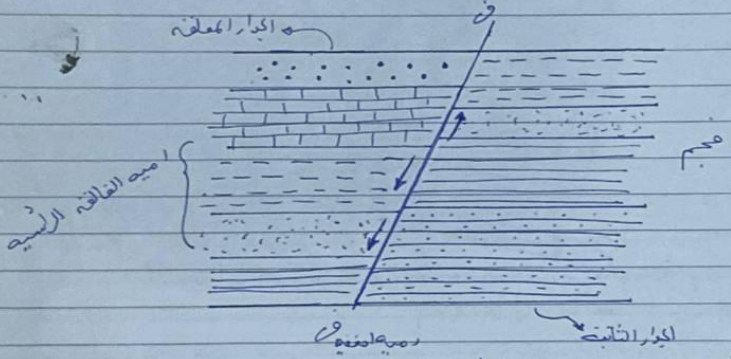
الشكل يوضح رمح الفوالق الرأسية، ورمح الفوالق الأفقية، وزاوية ميل الفوالق لطبقه من الصخور تعرضته إذا فالق (فـ مـ مـ)

أنواع الفوالق

أنواع الفوالق الرئيسية

1- الفالقة العادية (Normal Fault)

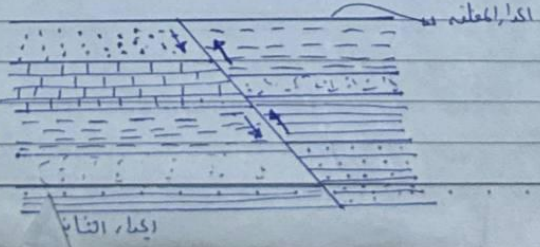
وينتج هذا الفالقة من قوى شد هاشية يتدحفا ان تتحرك كتلة الصخور فوقه مستوى الفالقة والحدار المعلقة الى الاسفل نسبة الى الحدار الثابت. وعلى ذلك يتميز الفالقة العادية بصلي في اتجاه رصيف الفالقة الى الاسفل وتتحقق الزوايا الاقضية على مقدار زاوية ميل الفالقة. فكما كانت الزوايا الاقضية صغيرة هذا فهذا يعني ان زاوية ميل الفالقة صغيرة والشكل يوضح الفالقة العادية وعلاقته بزاوية الميل.



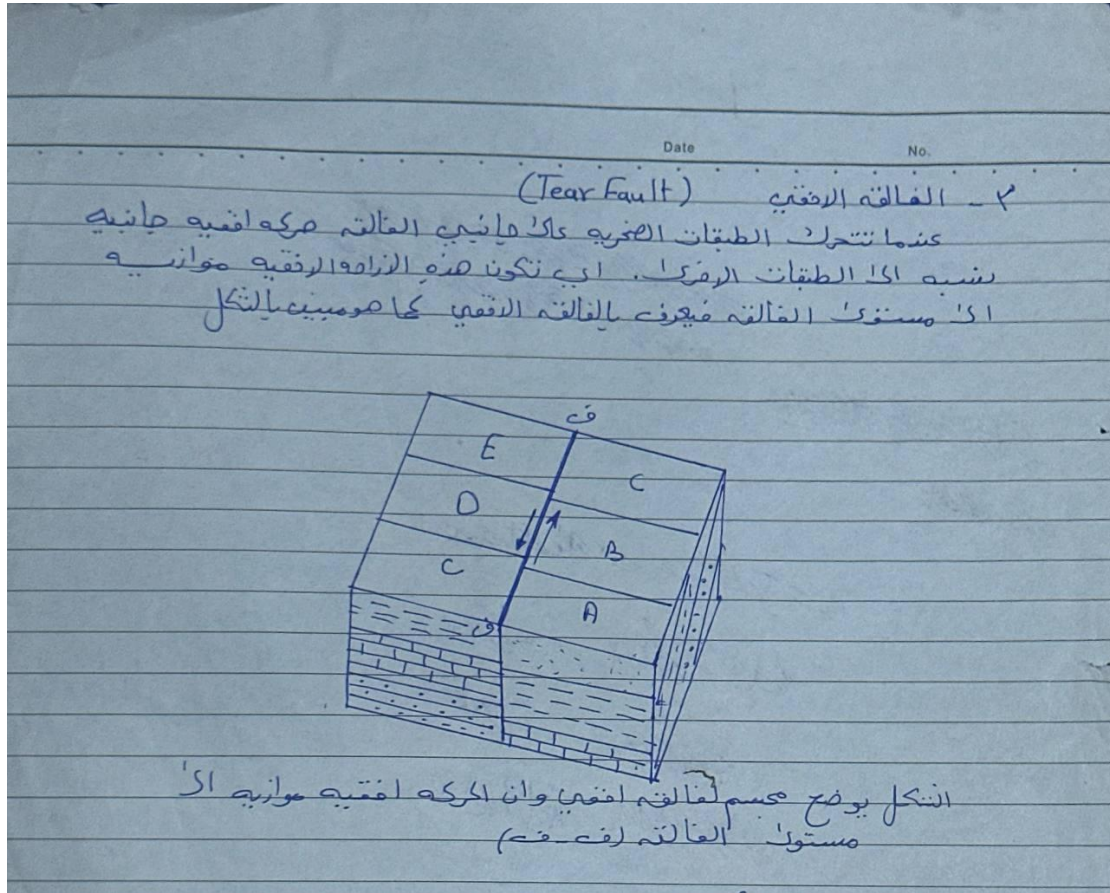
الشكل يوضح كيفية انزاحة الطبقات بفعل فالقة لها زاوية جردان بتسبب القوى تظهر سطح الارض وكأنه مستوي تقريبا وفيه تظهر حركة الحدار المعلقة الى الاسفل بالنسبة للحدار الثابت.

2- الفالقة المعكوسة (Reversed Fault)

وينتج هذا الفالقة بواسطة قوى ضغط هاشية على طبقات الصخور. ويلزم ثباته للطبقات الصخور فوقه سطح الفالقة (الحدار المعلقة) قد تحركت الى الارتفاع نسبة الى الطبقات التي تقع كته مستوى الفالقة والحدار الثابت. التي تحركت الى الاسفل. ويتسبب هذا الفالقة في تكرار الطبقة الواحدة على اعماق مختلفة ووجد طبقات قديمة قد تقع فوقه الطبقات الاحدث. كما في الشكل.



الشكل يوضح كيفية انزاحة الطبقات بفعل فالقة معكوسة وفيه تظهر حركة الحدار المعلقة الى الارتفاع بالنسبة للحدار الثابت.



الثنيات

وهي عبارة عن التواءات أو انحناءات في الطبقة الصخرية وتنتشأ نتيجة لقوى
ضغوط جانبية أفقية بطيئة تؤدي إلى انثناء الطبقات حيث تعتمد على مقاومة المادة
الصخرية والغطاء الصخري فوق هذه الطبقات من مواد أخرى.