

56.542
PUT

简单地質构造

(基本理論及作图方法)

J.I. 普拉特 J. 查利諾 著

地質出版社



SIMPLE
GEOLOGICAL STRUCTURES
A SERIES OF NOTES AND
MAP EXERCISES

by

JOHN I. PLATT

M.Sc., F.G.S.

and

JOHN CHALLINOR

M.A., F.G.S.

London, Thomas Murby & co., 1951

本書根据原書第三版譯出。原書以极其簡練的形式，系統地論述了構造地質學的基本原理及地質圖判讀方法。附有示範圖多幅，可供地質勘探專業师生及野外地質人員參考，亦可用作有关专业的教材。

原書每个作图练习之后，引用作者之一 J. I. 普拉特的另一著作“地質圖基本練習”的习題，作为学生作业。該練習已譯成中文出版。

簡 单 地 質 构 造

著者	J. I. 普拉特	J. 查利諾
譯者	潘	廣
出版者	地 質 出 版 社	
	北京宣武門外永光寺西街 3 号	
	北京市書刊出版業營業許可證字第 050 號	
发行者	新 华 書 店	
印刷者	地 質 出 版 社 印 刷 所	
	北京安定門外六鋪炕 40 号	
印数(京)	1—8,800 册	1959年 4 月北京第 1 版
开本	31" × 43" 1/16	1959 年 4 月第 1 次印刷
字数	6000	印张 25/8
定价(10)	0.38 元	

初 版 序

本書目的在于介紹一套根據地質圖，判讀簡單地質構造及其相互關係的淺顯的但是根本性的理論；并完備地提供了一套解釋性作圖練習，同時附以說明。作者之一J.I.普拉特，負責比較專門性部分6—9章的編寫及作圖練習的編排與說明；另一作者，J.查利諾，則負責較為一般性部分1—5章的寫作，必須了解，本書各章，特別是1—5章，是以極其精簡的形式寫出的。各章中的某些敘述部分，須要用于作圖練習時，就再次加以引用。本書并未嚴格杜絕一切重複。

這些基本原理是直接地從簡考慮的，其進一步的應用是易于領會的。岩層很少是厚度均一的，走向線很少是直線的，褶皺軸很少是水平的，斷層很少不沿它們的走向發生運動的，不整合面很少是沒有疊復的；不過在考慮這些常見而比較複雜的構造現象以前，對典型的構造型式加以研究是必要的。

一套由淺而深的練習地質圖^①已由作者之一J.I.普拉特編制，並已由湯姆士、沫比書局出版，可以隨時用作習題。實際上這本書曾經取材於那本書，因而建議最好能夠兩本書并用。

這裡假定讀者已經具有判讀普通地形圖的知識，因而他應當慣於把用長、寬兩尺度所表示的平面圖，想像為一個凹凸不平的地面，並應熟用等高線表現第三尺度的方法。此外，還須具有一種能力把一個地區的地質圖想像成一個立體。這在所有地質圖的判讀上都是根本重要的。必須一开始就能夠這樣認識，並在以後研究過程中，自然的成為一種習慣。在這方面，同是由沫比所製備的地質立體模型是有用的。

這裡還假定讀者對剝蝕、沉積及地殼運動等地質及地理作用的基本意義，已有一定了解。這些知識有助於根據地質圖判讀一個地區的地質發展史。根據圖面資料判讀地質發展史的方法，本書將要譯到，但篇幅所限，是無法詳細論述的。無論如何應當強調，地質圖判讀的研究，是與普通地質、構造地質及地層學的研究密切關連的。它確是地球科學這幾個分門的一個很好的導論。

對一區地形，只有研究了形成該區的岩石的產狀和沉積以後，才能了解。而一張地形圖，如通常的地貌圖，幾乎總是需要一張地質圖，才能對它作出正確的解釋。基於這一道理地質圖判讀對自然地理的任何理論研究工作，都是必不可少的。

除非所有各種有益的資料已全部獲得，地質圖的“判讀”工作不能算完成。簡單而正確的方法，例如借助於等高線圖及經過慎重研究的岩石構造而可以進行的方法，是考慮問題的基礎。

最後作者謹對W.J.鮑格教授為本書提出寶貴意見，敬以謝意。

J.I.普拉特 J.查利諾

二版附言 本版為讀者增加了許多新的練習，並且是按普拉特的“地質圖基本練習”二版的順序而排列的。這兩本書為基本地質圖判讀課程提供了豐富的材料。

① 該練習已經郭宗山譯出，由地質出版社於1956年12月出版，譯名“地質圖基本練習”——譯者注

目 录

第一章	层面	3
第二章	岩层	7
第三章	不整合	9
作图练习 1	均匀倾斜岩系及不整合	10
作图练习 2	根据断续露头繪成地質图	13
第四章	断裂	15
作图练习 3	断裂	17
作图练习 4	根据断续露头繪成地質图	20
第五章	褶皺	22
作图练习 5	褶皺	24
作图练习 6	沒有等高線的地質图	25
第六章	火成岩	28
作图练习 7	火成岩	29
第七章	地表沉积	32
作图练习 8	地表沉积	33
作图练习 9	根据若干剖面图繪制地質图	37
第八章	地質图說明	38
第九章	地質剖面图的繪制	39

第一章 层 面

地質圖及剖面圖

地質圖是这样一种图，它主要表示岩石在地面的产狀与分佈。所觀察到的有关岩石产狀与分佈的实际情况，可以用图例予以表示。地質圖能帮助我們推断一个地区的地質構造。其編制以地形图为底图。

地質剖面圖表示橫切地質圖或其某一部分的垂直平面上的岩石狀況。

地質圖和剖面圖的全部意义，只有經過研究后才能明白。

層位及整合岩系

从研究地質構造的觀点来看，最重要的岩类是沉积生成的层狀岩石。岩石的各层有层面加以限制，层面可以是水平的、傾斜的或以任何形狀和向任何方向弯曲的。一个岩层除为上下层面所限制外，还可以認為是由无数层面所合成的。

当一组岩层規律地一层复盖一层沉积下来时，可以把它們看作一个整体，称之为整合岩系，其中靠下的岩层是較老的岩层。整合岩系，結構比較簡單时，各层面互相平行——以下我們就按照这种情况来进行討論。

每一个层面一般是两个岩层的共有面，它是下层的頂面，同时是上层的底面。最簡單的情况是：这些面都是平面，即平层面。

層面的性質

层面具有普通平面的一切性質。走向是其坡度等于零的方向。真傾向在地質圖上是层面坡度最大并与走向成直角的方向。真傾角是层面与水平面沿真傾斜方向所成的角度，也即它是这样形成的大夾角。真傾角可以用度、傾度或任何其他方式表示之。

所謂“傾度”指角的正切。例如，傾度值为 $\frac{1}{4}$ 时意指每沿水平方向前进4單位，則沿垂直方向下降1單位。

在地質圖上，真傾向用箭头表示；真傾角則用数码写在箭头的一側。图面的倾向及傾角，表示层面于所在地点的产狀。水平层面用記号“+”表示；垂直层面用記号“—”表示。后一記号的長綫表示岩层的走向。

走向綫是在层面上所划的一条水平綫（也即与层面走向相平行的一条綫，因而可以認為走向綫是层面上的等高綫。层面上可以作出无数这样的綫来，不过只有那些根据需要具有一定垂距的綫才划出来。地質圖上的走向綫，就是这样的綫在水平面上的投影。任何层面的走向綫都是直的、平行的、并且等垂距的。

任何已知方向上的視傾斜是层面与水平面沿該方向所成的角度。

視傾角总是小于真傾角的。通常可以把真傾斜和走向看作傾斜的兩個极限，它最大相当于真傾斜，最小与走向一致。而視傾斜則指任何介于二者之間的傾向和傾角。視傾斜方向愈接近走向，其傾角愈小（即愈近于零）。視傾斜方向愈接近真傾斜方向，視傾角就愈大（即愈近于其傾角）。

“傾斜”一詞若不附加其他說明時，即指“真傾斜”

于是，走向是一個方向，走向線是經選擇的與該方向相平行的直線。真傾斜兼有傾向與傾角的涵義。視傾斜可指任何方位及隨之而相應變化的一個角度。

層面產狀的確定

通常，如果一個層面上的三個點（不在同一直線上）能夠找到，則該層面可以完全予以確定。在特殊情況下，如果我們已知或首先能够找到層面的任何走向線，以及線外的一個點，該層面的真傾斜可以定出來。

這可舉以下兩例加以說明。

（1）一個層面，沿南東方位的視傾斜為 $\frac{1}{3}$ ，沿南西方位的視傾斜為 $\frac{1}{4}$ 。試確定其傾向及傾角。假設紙平面代表地平面，而層面出露於地面上或在地面上某已知深度，如在O點（圖1）。

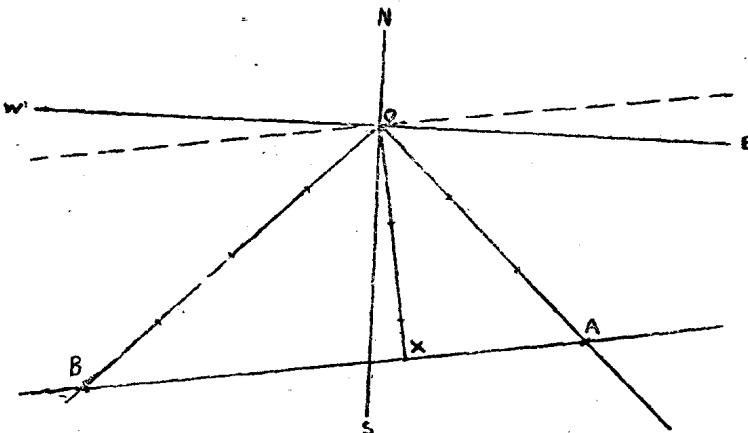


圖 1

于南東方向作OA，于南西方向作OB，使OA長為3個任意單位，OB長為4個任意單位。

在A點及B點每一點下面，層面位置均較在O處低1個單位。

所以BA是一條走向線，平行BA通過O的直線是另一走向線（這條線有時不一定需要作出）；兩條走向線間的垂直間距等於1個單位。

垂直于BA作OX遇BA于X。OX就是真傾向(S., $8^{\circ} 2' E.$)，而 $1/2 OX (1/2.4)$ 為真傾角。

如果肯定這張圖已完全了解，作為一個練習，當能沿OA、OB及OX三條直線，作出表示地面及層面的剖面圖來。

（2）三個礦井A、B及C，分別位於地表中面一個等邊三角形的三個角，並分別於地面上100呎、200呎及400呎深度進入煤層。三角形每邊長500呎，並且C在A的正南。假定煤層的上層面是平面，試確定其傾向和傾角。

于B點下煤層的深度為200呎。

由於該層面的坡度沿任何方向都是規律的，在地面P點下煤層的深度也將是200呎（圖2），P點位於A-C距離的 $1/3$ 處。

所以BP是一條走向線（平行BP通過A及C的直線也是有意義的走向線）。

由O垂直BP作CX。

XO 的方向及長度表現了真傾斜的方向及角度($S., 11^{\circ} 1/2' W.$; $1/1.65$)。

于地面上100呎深度对应A点找出第二点(划出后它將在OB線上)，將可得出等值的傾向和傾角；

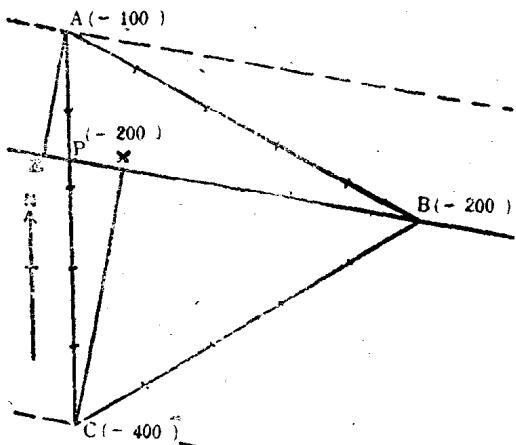


图 2

或者，对应C点找出第二点也行。同样地，在以上情况下垂直BP作AZ，將获得与 XO 相同的结果。

学生作业

与上述例题同样簡單的习題，見普拉特地質圖基本練習5a及5b，而9a及9b是稍难一点的习題。

露 头

层面的露头是該层面与地表面的交綫，也即层面沿这条綫出露于地面。地質图上的露头是这条綫在水平图面上的投影。

当等高綫平面图上一个层面的露头为已知时，該层面可以完全确定出来。通常进行确定，只需要整个露头的一小部分，所以露头的某些部分为已知时，整个露头都可划出来。

在地質图上繪出整个露头的方法

在露头与同一等高綫相交的部分上找出兩點。

通过該兩點在图上划一条綫，这就是一条走向綫，它的值与該等高綫的值相同。

在露头与另一等高綫相交处找出任何一点，通过該点平行走向作一条綫，这第二条走向綫的值与第二等高綫相同。

将所有作出的走向綫予以标记。

当两条走向綫已作出时，任何其他的走向綫均可知道；按同一垂直間距作出的所有走向綫，其水平間距相等，并且相互平行。

和作等高綫一样，以同样的垂直間距（通常为 100 呎）作出各走向綫直至地質图的边界。

各等高綫当早已标记过了；于标出每一走向綫后，图上的走向綫及其对应等高綫的每一个交点，也应标出。

这些点就是层面露头上的点。

通过各点，用一平滑线条绘出整个露头。

关于这些点的联结，有两个重要规则须要注意（规则的正确性可以作为一个练习加以证明）。

(1) 露头线只能在走向线，和等高线的等值线的交点处，与其中一条或另一条相交。也就是说，它必须同时通过两种线。除恰好通过走向线和等高线的各个交点外，不能通过它们的其他部分作露头线。

(2) 露头线必须恰好通过交点进入对顶角。脑子里记住插入的等高线及走向线的存在与可能位置，也是有用的。

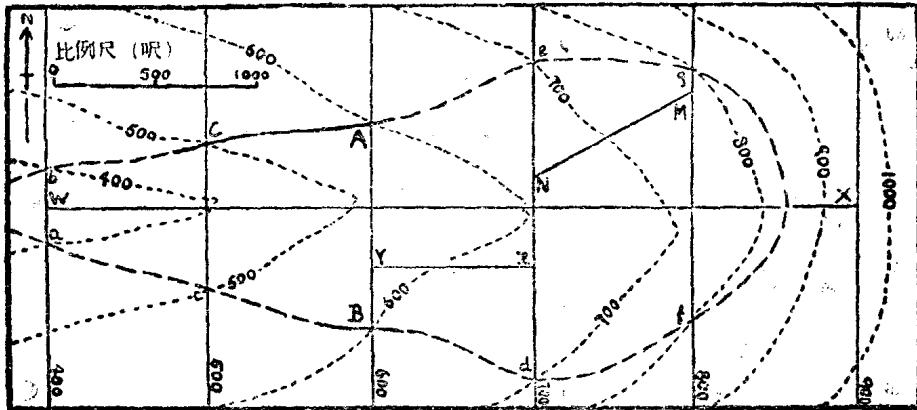


图 3

这一方法可用图 3 加以说明。其中层面露头的两个分离部分为已知（图中以两段实线表示之）。

作一条走向线（600呎走向线）通过 A 点和 B 点。

经过 O 点作另一走向线（500呎走向线）与前者平行。

这时岩层的走向以及走向线间的水平间距为已知，进一步作出其他走向线，直至图的边际。

标出 a、b、c、d、e、f 及 g 各点，将露头线已知部分延长通过各点，绘出整个露头。

应当注意，在一幅图中，层面露头不一定是连绵的，也可以是互相隔离的片段。同样道理适用于等高线，可以把它看作水平面的露头。不过，不论是否走向线或等高线，都不应当有任何“散端”。

还应当注意：因为，当一个层面上的三点的空间位置知道时，该层面可以完全加以确定，于是，已知露头与其他各等高线的任何三个交点时，便可作出所有的走向线，并绘出整个露头来。不过，如果可能，只有在同一等高线上选出两点时，才便于直接决定层面的走向。位于同一等高线上的三点将包括在同一直线上，这条线当是一条走向线，不过它不能表示出岩层的倾斜。

如上所述，真倾向和真倾角及沿任何方向的视倾角，可由测量两条走向线间的距离而获得。因而图 3 中，直线 WX 或 YZ，或任何与走向成直角的直线，皆表示倾斜是：正西方向， $1/8$ 。直线 MN 的长度，表示沿 MN 方向的视倾角为 $1/8$ 。

决定层面露头形状的因素

1. 走向的方位 露头多沿走向线分布。
2. 地 势 露头多沿等高线分布。

通常，兩因素中的每一个对露头形状影响的大小，决定于层面倾角和地面坡度的大小。

当倾角等于 0° ，也即层面水平时，就无所谓走向，或者说，在层面上划出的任何直线，都是一条走向线。而这时露头就是一条等高线，它完全取决于地势。当倾角等于 90° ，也即层面直立时，露头状态完全决定于走向。并且，不管地势如何，它将是与走向平行的一条直线。于此两极端之间，随着倾角的增大，走向因素愈形重要，而地势因素愈渐次要。

同样，当地面为水平面时，露头状况完全决定于走向。随着地面坡度变陡，走向因素愈渐次要，而地势因素愈益重要。

于上述控制因素的影响下，露头的真实形状决定于层面倾向及地面坡向间的关系。

当岩层走向大致与河谷相正交时，一方面根据岩层倾向与倾角间的关系，另一方面根据谷底坡向与坡度间的关系，“V形”露头或者逆水流或者顺水流；“V”的角度也随之变化。设想层面绕其本身内部一条水平线转动 180° ，则各种情况下，上述关系对露头的影响，都可以找出来。重要的情况是：层面直立，层面逆流向而倾斜，层面水平，以及层面顺流向而倾斜，但倾角小于、等于或大于谷底坡度的三种情况。

关于这些情况，可以参看普拉特作图练习二。

第二章 岩 层

如上所述（“固结”）岩层是由上下层面所限制的。最简单的情况是：这些层面是平行平面，虽然在自然界除非短距离内，它们很少是平行的。

图4是这种岩层沿真倾向的剖面。

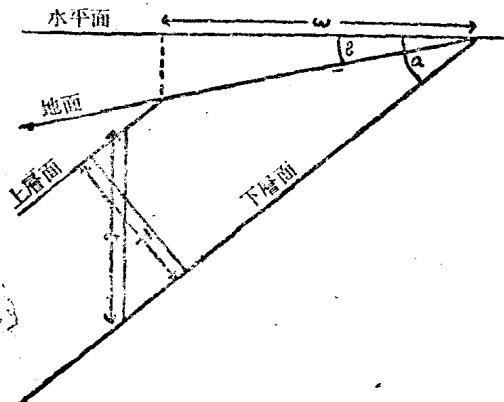


图 4

a —— 真倾角。

b —— 地面沿岩层真倾向的坡度。

W —— 露头宽度（地面上两层面露头间距的水平投影）。

T —— 岩层真厚度（两层面间的直距）。

t —— 岩层垂直厚度（两层面间的垂距）。

这些項目中，真厚度是最根本的項目，其次是岩層的傾角。垂厚完全根據二者而變化。此外，露頭寬度決定於地面坡度。仿圖4作出各種不同情況的圖解，便可看出這些項目之間的變化來。如果我們已知上述數值中的某幾個，利用作圖法將這項資料劃到剖面圖上，便可以找出其餘的值來。當 a 及 t 二者是待求值時，簡略的作圖是必需的。

岩層的垂厚（或通常所說兩平行層面間的鉛直距離），可借在等高線地質圖上對照上、下層面的走向線而得到。例如，假若在地質圖上，上層面的400呎走向線與下層面的300呎走向線相重合，則二者間的鉛直距離（也即該二層面間一層或數層的垂厚）是100呎。

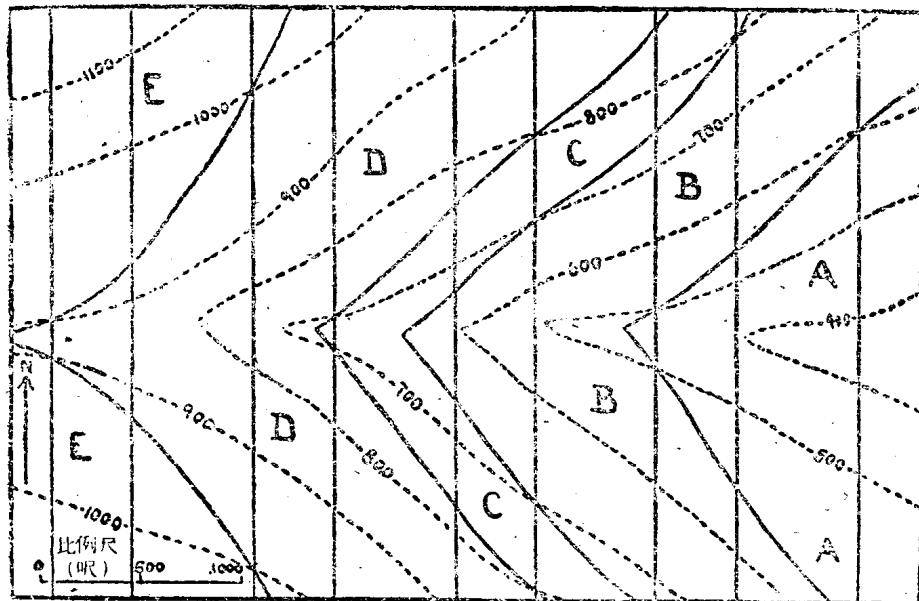


图 5

圖5是一張地質圖的一部分，用以示5個層A、B、C、D、E的露頭。這裡所謂一個層的露頭，與“一個層面的露頭”的意思相仿；它是岩層在地表的出露面積，或該面積在地質圖上的投影。

B、C、D三個層的垂厚，可借對照包括它們的四個層面的走向線，予以確定。

C層的垂厚（100呎）是馬上可以看出來的。其底面的700呎走向線與頂面的800呎走向線相重合。

B層底面的500呎走向線，位於其頂面的700呎和800呎走向線之間，其確切位置與用插入法得出的頂面的760呎走向線相符合。

因而B層的垂厚為260呎。

同樣地，D層的垂厚為340呎。

A層和E層的厚度無法確定，因為這兩層的露頭僅有1個層面包括在圖內。

將各個層面的走向線值依次表列以後，其任何二者間的垂距便可立即看出。

在這種情況下，是有兩組（而非四組）走向線，因為它們是成對地相重合。

顯然地，在諸層面本身上的走向線是不能相重合的，而是象通常所划的一樣：一條線垂直地低

于另一条线100呎；不过这些线在地图平面上的投影，是可以重合的。地質图上的一条走向线，可以代表任何数量的走向线（位于同样数量的层面上），它们被包括在同一垂直面中，并具有相应的数值。所以标出全部走向线是重要的。“走向线”一词和“等高线”及“露头线”等名词一样，均具有两种稍稍不同的意义：一个就是线条本身，另一个是这条线在地图平面上的投影。

于是，已知一个层面在等高线图上的各个走向线，就可以利用这些走向线，划出任何其他层面的露头，只要它们与第一个层面平行，并且垂直间距是已知的。

如果第二个层面与第一个层面间的垂直间距，等于或倍于走向线间的垂直间距，为了绘出第二个层面的露头，第一个层面的各个走向线是另给新值的。如果两个层面间的间距不是一个简单的倍数，则为第二个层面所作的走向线，就必须插入于第一个层面各走向线之间。

在一个单一的整合沉积岩系中，任何层向的倾向和倾角，与其他所有层面的相同。所以，在确定一个整合沉积岩系的倾斜时，集中注意于一个层面即可。

当作一个练习，定出图5 A—B沉积岩系的倾向和倾角。除非已经指出，我们不能随便认为一个沉积岩系是整合的；所以对于假定为整合的沉积岩系，已经知道其中一个层面的倾斜时，还须验证它是否真正适合于其他层面。

决定岩层露头宽度的因素

1. 岩层厚度 岩层愈厚露头愈宽。

2. 岩层倾斜与地面坡度的关系 岩层倾斜愈接近于地面的坡度，岩层露头就愈宽。

第三章 不整合

基岩岩体可以由两个或更多的岩系组成。这些岩系就其构造及其他性质来看，是全然互不相关的。这种现象清楚地表现在剖面上。



图 6

图6表示三个岩系。上面两个中的每一个，与紧在它下面的一个不整合。将两个岩系分开的面，称为不整合面，或简称为不整合。按最简单的情况考虑，可以把不整合面看作一个岩系的底面，它与该岩系其他的层面相平行。通常，这种平行是不存在的，不过我们是按最理想的情形来讨论而已，无论什么地方，不整合面总是多少不平的。

借不整合面露头横交并掩盖（在它一边的）所有下伏岩系的层面露头，不整合关系也可以清楚地表现于地質图上（指图7，其中岩系并非图6的三个岩系），当研究一个地質图时，首要之点是不整合的辨认。不整合面一边的所有岩层（只到达其他不整合面露头的边

界为止) 属于一个岩系，在它另一边的，属于另一个岩系。应记住，不整合面本身属于上岩系。

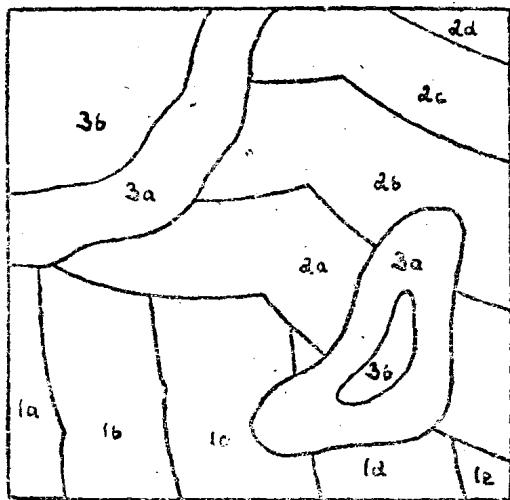


图 7

不整合面是上岩系最下层的底面。它不是下岩系任何岩层的顶面。

任何不整合面将截切老于它的任何或所有的层面露头，或不整合面露头。而它本身又为新于它的不整合面所截切。

必须清楚地理解，较老岩系是继续延伸于较新岩系之下的。

作图练习

在本书第一个及以后各个作图练习中，应注意以下各点：

1. 地质图的定向按一般常规。
2. 所有图上的高度以海拔呎数表示之。
3. 地质图及剖面图皆依同一比例尺绘制，即 1 英吋 = 1,000 呎。
4. 方位的表示依常例，也即，如 N., N.W., 等等，以及 N. 30° W. (即北偏西 30°)。
5. 练习解释所必需的走向线及其他线条，已在图上绘出。

作图练习 1

均匀倾斜岩系及不整合

〔地质图 1〕

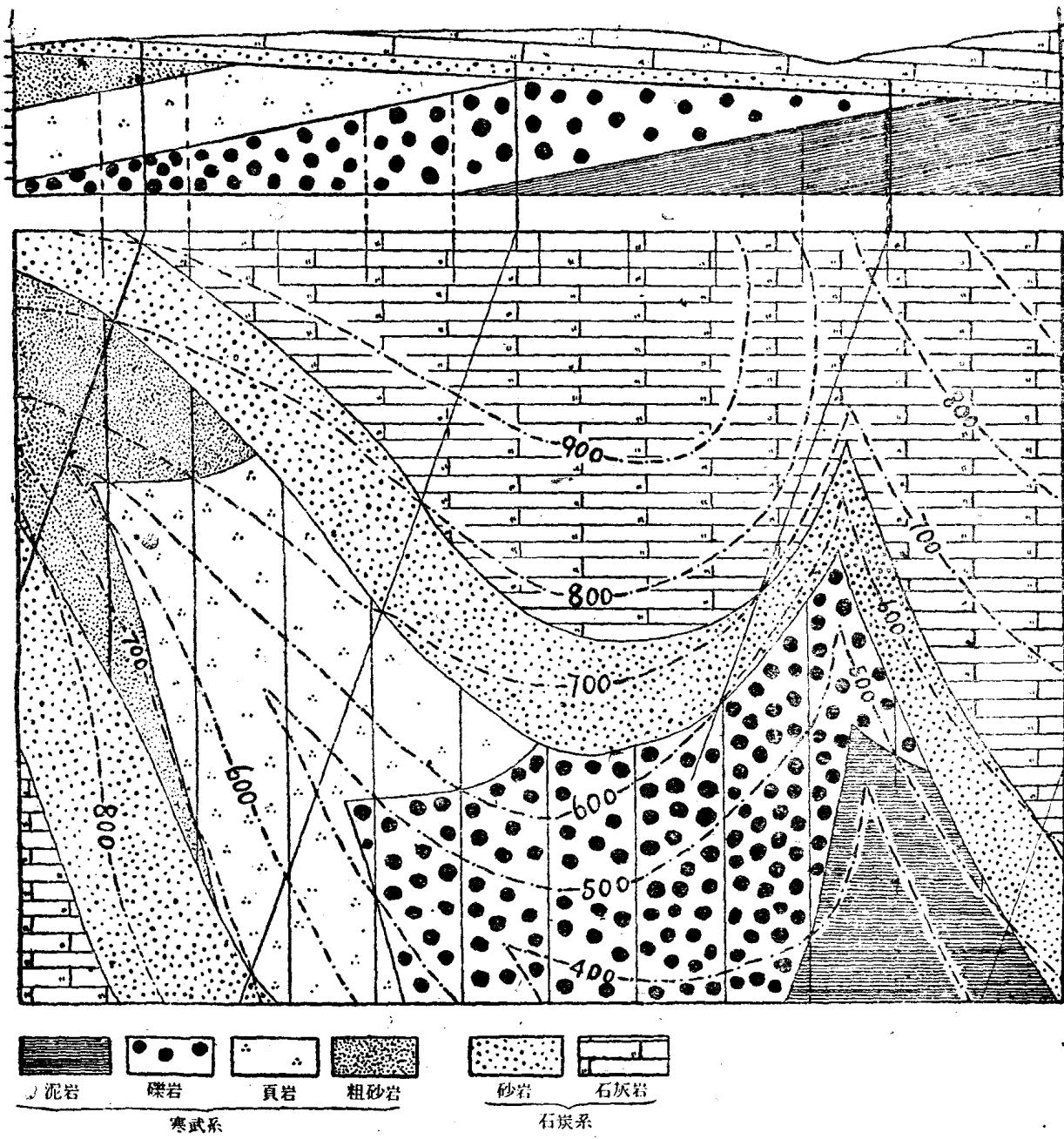
地质图代表的地区有两个岩系，它们为一个不整合面界开。不整合面是一个平面，如图所示，可以为它作出走向线来，证明其倾斜为 $1/20$, S. 70° E.。

上岩系包括砂岩和石灰岩。两层中间层面的倾向和倾角，与不整合面相同，因而也与它平行。此外，不整合面的 700 呎走向线，与砂岩顶面的 800 呎走向线相重合，证明后者的垂厚为 100 呎（参看第 7 页）。石灰岩的垂厚无法确定，因为它仅有底面出现在图内，

不过如剖面图所示，其垂厚是超过 300 呎的。

下岩系包括泥岩、砾岩、页岩及粗砂岩。为各层层面所作的走向线，证明它们的倾斜为 $1/5$, W.. 粗砂岩的垂厚不能确定，因为它只有底面出现在图内。不过，如剖面图所示，其垂厚是大于 300 呎的。页岩顶面的 700 呎走向线，与其底面的 300 呎走向线相重合，后者的值是沿倾向、平行于已在露头上作出的走向线、水平间距每 500 呎作走向线，而定出的。所以页岩的垂厚为 400 呎。同样道理，砾岩的垂厚为 600 呎。泥岩的垂厚无法确定，

地質圖 1



剖面圖沿地質圖北緣繪出

因为这一层只有頂面出現于图内。不过它的垂厚是超过 200 呎的。

关于剖面图的繪制

剖面图須沿地質图的北緣繪制。

用鉛笔联結剖面图兩端端線上各点，橫过图面作出100呎、200呎等高度綫。

繪制剖面图的方法如下：

1. 將等高綫与剖面綫的交点，投影于其相应的高度綫上，联結这些投影点（这些投影点在剖面图上不表示出来），划出地形剖面图（剖面底图）。
2. 如上，將不整合面的走向綫与剖面綫的交点向上投影，联結这些点划出不整合面。
3. 同样地，如上，將石灰岩底面的走向綫与剖面綫的交点予以投影，联結这些点，作出石灰岩的底面。
4. 同样地，越过上岩系，將下岩系各层面的走向綫延伸与剖面綫相交，將各交点投影出来并予以联結，一个又一个地，作出下岩系的各个层面来。

地質图說明

a. 層序

	垂厚
上 岩 系 (石炭系)	石灰岩..... >300 呎 (最新岩层)
	砂岩..... 100 呎
下 岩 系 (寒武系)	粗砂岩..... > 200 呎
	頁岩..... 400 呎
	砾岩..... 600 呎
	泥岩..... >200 呎 (最老岩层)

b. 構造

1. 上岩系(石炭系) 岩层，傾斜：1/20，S.70°E。

2. 下岩系(寒武系) 岩层，傾斜：1/5，W。

c. 兩岩系的关系

石炭系不整合地复于寒武系上，不整合面傾斜为1/20，S.70°E。

d. 地貌及其与地質構造的关系

位于地質图北部的最高地区(900 呎)由石灰岩構成。一条河由北西向南东流，它穿过了上岩系而在下岩系上建立了自己的河道。同样地，一个支流由北向南流，它也穿过了上岩系流向下岩系。

e. 地質发展史

1. 下岩系的各层于海洋条件下，依下列順序生成：——泥岩到粗砂岩。

2. 上升、翹起，繼之以地面剝蝕。

3. 下沉，并依下列順序沉积上岩系：——砂岩至石灰岩。
4. 上升、翹起，繼之以地面剝蝕及現在地貌的形成。

学生作业

說明普拉特地質圖基本練習第1、2、3、6及7圖表示地区的地質，并沿適當方向橫切每一地質圖作出剖面圖。

作圖練習 2

根据斷續露头繪成地質圖

〔地 質 圖 2〕

沿一个层面的露头追踪很远距离通常是不可能的。部分地区，一般是为植物及各种地表堆积如冲积物、砾泥等所掩盖的，于是出露面积必然地受到限制。不过，虽然如此，相当数量的資料仍可由各个孤立露头如河道切出的剖面、陡壁、悬崖、海岸、采石场、矿井、矿洞等处获得，足够繪制該地区的地質图。确凿的資料也可由仔細研究自然地貌而获得。

这一練習的目的在于說明，在上述出露条件下，繪制一个地区基岩地質图的方法。不过这种地質图的精确性，是依有效資料的多少及構造的复杂程度而定，如果証据不足，解釋就不只一个。

根据已知材料繪成地質圖問題

于图2a，粘土层連續复盖在粗砂岩、頁岩及砂岩层上，这表示粘土层底部有一个不整合面。因而想完成这張图，首先須要确定該不整合面在全区內的露头。而要这样作，便須要找出粘土层底面的走向和傾斜来。对这一层面可以作出兩条走向綫，即：在图西部的500呎走向綫，及通过該层面与400呎等高綫的交点，平行前者而作的400呎走向綫。不过500呎走向綫在本区东部再次与500呎等高綫相遇，并于本区中央，一个相类似的交点也見于400呎走向綫上。所以粘土层的底面出露在这些点上，其露头可以全部繪出如图2b。这里可以看出来，其露头正对河谷呈V形，并綿延环抱河谷以东丘陵的支脉。在这种情况下，其位置可借插入50呎間距的走向綫和等高綫而确定。

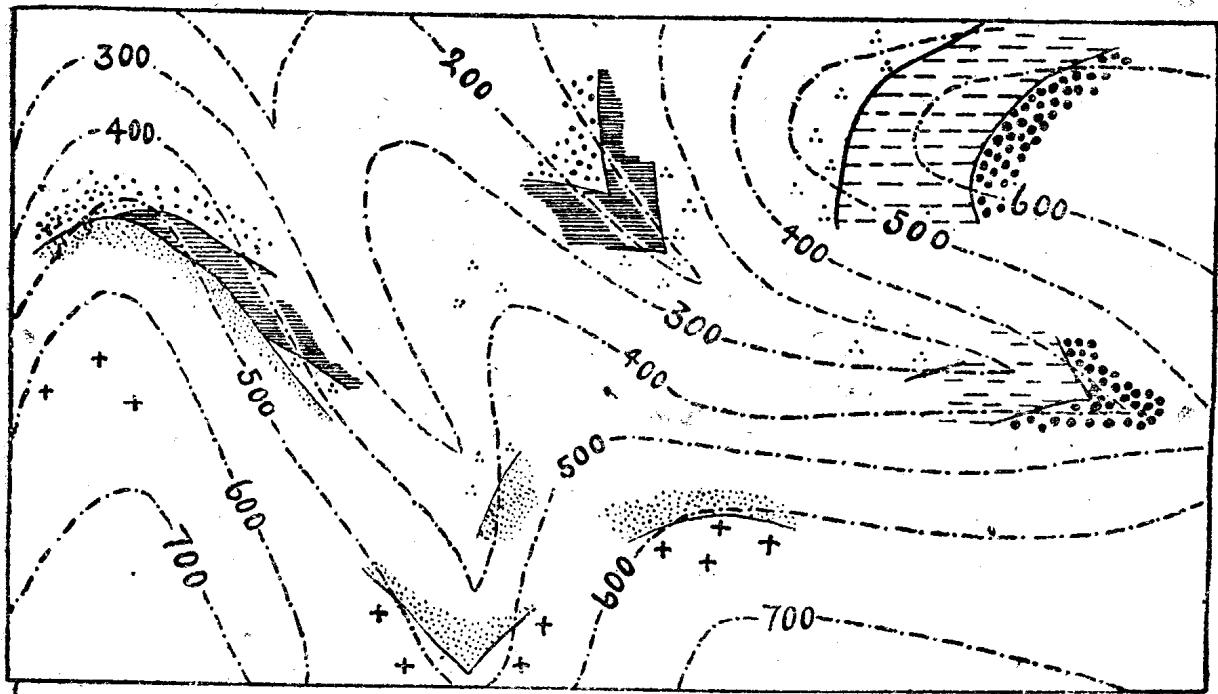
对这一个层面露头加以审視，便可以看出来，在任何情况下，都是三条綫即等高綫、走向綫与露头綫交于一点。相交的方式总是如此，所以，除非于等高綫及走向綫的交点上，层面是不可能与其他二者之一在他处相交的。

同样，粘土层及白堊层間的层面可以划到图上，因为可以为它作出500呎及600呎走向綫来。

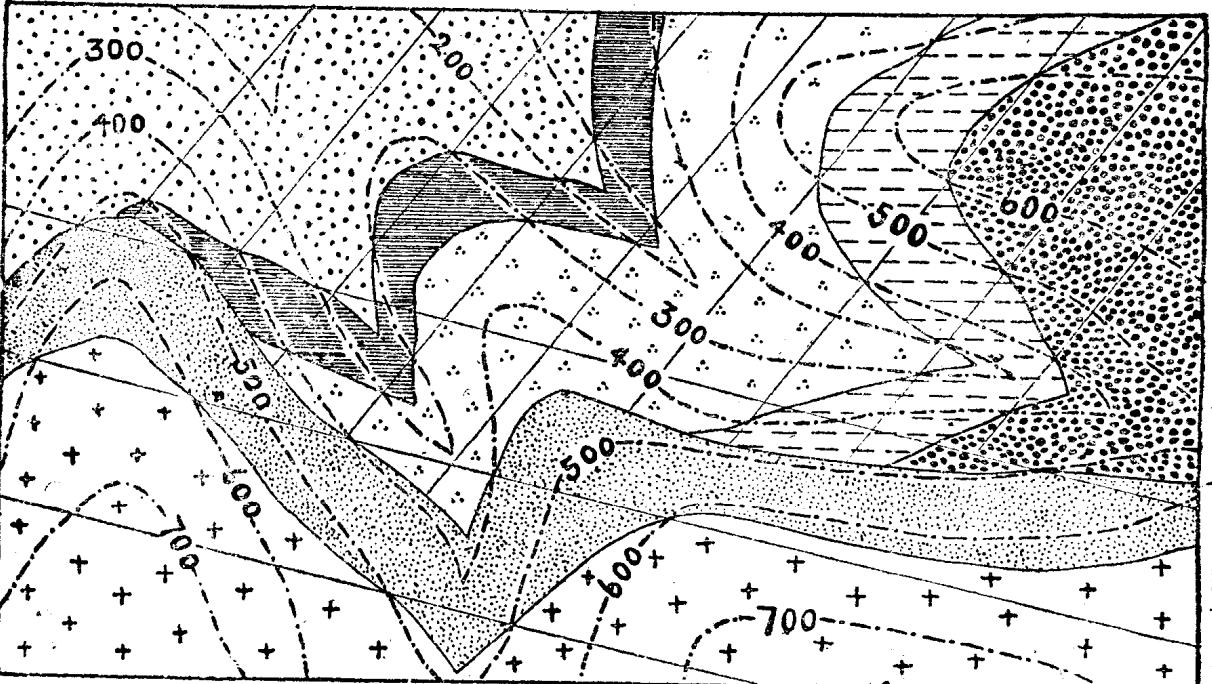
此外，可以为粗砂岩及頁岩的界面作出200呎走向綫，以及与此綫平行的400呎及500呎走向綫，同时还可以插入一条300呎走向綫。因而該层面的露头可以繪出如前。

地質圖 2

a.



b.



同样地，对页岩及砂岩间的层面，可以作出200呎及400呎走向线，插入一条300呎走向线，将露头全部绘出。砂岩及泥岩间以及泥岩与砾岩间的层面露头，也可以照样全部绘出。

学生作业

1. 說明地質圖2b表現地区的地質。
2. 完成普拉特練習4及8的地質圖，并說明每一張圖表現地区的地質。

第四章 断裂

一个岩系可以被地壳运动力量破坏或断裂。断裂沿一个面发生，这种面常近乎平面，此处也就把它当作平面来考虑。断层面具有倾向和倾角，倾角是断层面与水平面间的夹角，因而断层面的倾斜(inclination)与一个平面的倾斜(dip)的性质相同(所以另用一个术语仅仅为了避免混淆)。有时人们也用断层余角一词，它指断层面与垂直面的夹角。层面的所有性质同样适用于断层面。断层面也有走向和露头线。

断层的落差指沿断层面发生的运动的垂直分距，这一运动使层面发生一定的移位或离距；垂直移位是一个特别重要的量。断层面的一侧曾经发生相对下投时，称为下投侧，另一侧为上投侧。当断层面下投侧倾斜或直立时，断层为正断层；当它向上投侧倾斜时为逆断层。

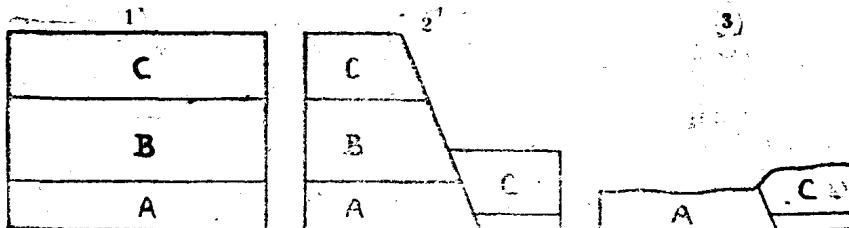


图 8

虽然总的断距可能很大，但断层是由许多小的阶段逐渐发展起来的。通常，由一次这样小的运动直接形成于地面的任何断崖或斜坡，常迅速地被剥蚀作用夷平。任何由断裂而生的局部地貌，一般是由于岩性不同的岩石，沿断层露头并列而间接引起的。这种情况见图8，其中假定C层较B及A层更耐剥蚀。

断层面常是岩石中的一个脆弱面，因而特别易于受剥蚀，沿断层面的露头常易形成溝谷。

断裂运动可以沿断层面于任何方向发生，但一种简单的特殊情况，是沿断层面的真倾向发生。此外，断裂运动也可以在不同部分有所变化，不过我们也要假定出一种简单的情况：运动是均匀的，并且让断层面无限延伸。一个断层面可以在遇到其他断层面时即行终止，但它也可以再断裂。

通常根据岩层移位，一个断层很容易在图上看出，图上的移位也就相当于剥露地表上露头的移位。对于简单的上下滑动断裂，根据：沿剥露断层面的任何一点，新岩层属于