

地震觀測方位法

Е. И. 加 尔 彼 林 著

地質出版社

地震観測方位法

伊藤 雄 著

地震学出版部

地震观测方位法

Е. И. 加尔彼林 著

刘 光 鼎 译

地质出版社

1956·北京

Е. И. ГАЛЬПЕРИН
АЗИМУТАЛЬНЫЙ МЕТОД
СЕЙСМИЧЕСКИХ
НАБЛЮДЕНИЙ
ГОСТОПТЕХИЗДАТ
МОСКВА 1955.

本書簡明地描述了地震觀測的新方法——方位法。这个方法在地震勘探和地震学中用来确定地面位移向量的方向；根据波的極化特性，可在地震記錄上分析波型。

書中比較詳盡地闡述了这个方法的基本理論問題，介紹了方位裝置、觀測技術和相对灵敏度的控制等。

另外，还特別討論了一般地震觀測法（位置对比）与方位觀測法（方位对比）間的配合运用問題，并舉了例子。最后还指出了这个方法在地震勘探中發展的远景。

本書可供地球物理勘探人員、各院校的本專業的師生、地震學工作者参考之用。

本書由刘光鼎譯，范偉梓校。

地震觀測方位法

著者	Е. И. 加 尔 彼 林
譯者	刘 光 鼎
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出字第050号

發行所	新 華 書 店
印刷者	地 質 印 刷 厂

北京廣安門內教子胡同32号

編輯：顧燕庭 技術編輯：張華元 校对：洪梅玲

印数(京)1—6800册 1956年11月北京第1版

开本31"×43¹/₃₂ 1956年11月第1次印刷

字数56,000字 印張2⁹/₁₆ 插頁1

定价(10)0.38元

目 錄

緒言	4
第一章 方位觀測法原理	6
§ 1. 兩種對比型式	6
§ 2. 論基本類型地震波的極化性質	8
§ 3. 基本方程式的推導	10
第二章 在方位地震記錄上識別地震波基本類型的 标志	33
§ 1. 縱綫性極化波和橫綫性極化波	33
§ 2. 面波	39
§ 3. 干涉波	43
第三章 位移向量方向的測定	52
第四章 方位裝置	59
第五章 方位觀測的方法問題	64
§ 1. 論錐形方位裝置参数的選擇	64
§ 2. 儀器相對灵敏度的控制	69
§ 3. 低速帶的影响, 平台裝置	71
§ 4. 方位對比法与位置對比法的配合	72
§ 5. 应用方位觀測的某些补充可能性	78
参考文献	80

紀念我的老師
格·亞·甘布爾采夫

緒 言

在研究地面的彈性振動時，廣泛運用兩種基本的觀測方法。

在地震學中，研究地震波時，觀測主要是在單個的點——地震台上進行的。這種點的觀測方法是以振動向量的三個分量來研究振動的總向量為根據的。

在地震勘探中常應用測綫觀測法；這個觀測法研究的是振動向量的一個分量，通常為垂直分量。這個分量是由沿着某條觀測綫——地震測綫分布的一排地震儀來記錄的。測綫觀測法的發展在極大程度上與應用在地震記錄上識別和追蹤波的對比原則有關；這種發展保證了應用現代地震勘探方法的成功。

因此，可以認為把對比原理應用於點的觀測法也是合理的，在1952年，格·亞·甘布爾采夫院士提出了地震觀測方位法，這個方法的基礎是，在一點上作地震觀測時應用對比原則〔1〕。在觀測方位法中，位移的總向量不是由三個，而是由一整組地震儀來記錄的。方位地震記錄是利用專門的方位裝置在一個點上的觀測而獲得的。這種方位裝置包括其軸指着不同方位而與水平成同等角度（錐形裝置），或與水平成不同角度的幾個地震儀。

方位觀測可以解決兩個問題：（1）用方位相位對比法分析地震記錄和在地震記錄上識別不同類型的波；（2）測

定綫性極化波位移向量的方向。這些問題在原理上是沒有分別的，只有在觀測方法上有某些差別。現在，對於地震勘探來說，根據波型（方位對比）來分辨波，顯然具有重要的意義。這裡應該着重指出，利用方位的相位對比只能在波傳播的最後地段上，即波接近地震檢波器時，確定波的類型。方位觀測用的是普通的地震勘探儀器，因此在任何地震勘探隊中都可以很容易地應用它們。

方位觀測法是由蘇聯科學院地球物理研究所研究出來的。在1952和1953年內，這個方法已發展到應用來研究弱的地方性地震。

在1954年，觀測方位法在地震勘探工作中作了實驗。實驗是由蘇聯科學院地球物理研究所會同蘇聯石油工業部地球物理勘探科學研究所（НИИГР）進行的。

在這幾年中，研究了這個方法的基本理論問題，設計了某些方位裝置的結構和觀測的工作方法，並且証實了方法的有效性。方位觀測法開始在工業中扎下了根。

這本小冊子主要是供熟悉地震勘探基本方法的地震勘探技術員和工程師用的。由於這些問題的新穎，對這個方法的個別理論問題加以闡明，也是適宜的。

在編寫這本小冊子時，作者廣泛地參照了格·亞·甘布尔采夫院士的建議和指示。

第一章 方位觀測法原理

1909年，俄國學者B. Б. 加利清[5; 9]提出了根據在一點上，按三個互相垂直的方向（兩個水平的，一個垂直的）布置的地震儀的觀測來測定位移向量的方向。這個方法在地震學中研究地震時業已得到發展。

B. Б. 加利清關於地震儀三分量裝置的理論，對解決勘探地震測計學中的專門問題，也得到了具體的運用。在三十年代中，這個方向發展得最廣闊。但是，時距曲綫法的優點，以及解釋三分量觀測資料的許多困難，使得三分量觀測在地震勘探中實際上停止了使用。以研究時距曲綫為基礎的方法獲得根本的發展[6]。

現代的地震勘探方法順利地得到發展，在很大的程度上是依仗於地震記錄上識別和追蹤波的對比原則的應用。結合相位對比和波的頻率選擇，可以在干擾振動的背景上識別反射波，從而將反射波應用於地震勘探。由於這個緣故，反射波法（MOB）在短時間內就成為勘探石油構造的基本方法。

在折射波領域內，對比原則的得以推廣是創立折射波對比法（КМПВ）的基礎[2]。在一點上觀測時，應用對比原理也導致新的方位觀測法的發展。這裡所討論的方位的相位對比乃是以地震觀測為基礎的對比原則的進一步發展。

§ 1. 兩種對比型式

對於每個波來說，都可以有兩種方向特性：在通過某種

波时，确定某一点上質点位移性質的第一种方向特性；以及与波在空間的傳播方向有关的第二种方向特性。

在折射波对比法及反射波法中应用的位置对比中，应用第二种方向特性。根据在一点上的观测作方位对比，应用第一种方向特性。两种对比的原则区别就在这里。

位 置 对 比

在地震勘探中位置对比是追踪波或波的相位的手段，波或波的相位是观测点（通常是沿某一定方向的測綫）的位置函数。位置对比是以規則波在某个追踪間隔內保持記錄形狀特点的性質为根据的。記錄形狀和波振幅随离开爆炸点的程度而平穩的变化是識別和对比單波的基本标志。

位置对比可以在地震記錄上識別一定类型的波。并且在面上追踪它們。但是，在个别情况中，特别是地震地質条件复雜，以及与其有关的地震記錄上波形圖复雜时，位置对比就不夠了，属于这种情况的首先就應該是相近視速度的波的干涉。也有这样的情况，干涉波沿測綫得到很好地追踪，并且用位置对比法來确定这种波的复雜性質并不老是能成功的。

方 位 对 比

所謂方位对比就是波或波的个别相位的追踪，波或波的个别相位为在一点上观测时地震仪最大灵敏度軸的方向的函数。这种追踪是为了要在方位地震記錄上識別縱的綫性極化波和橫的綫性極化波以及極化一般为非綫性的干涉波而進行的。因为方位对比是在一点上研究振動时地震仪最大灵敏度軸的方向的函数，并考慮到不僅可以改变方位，而且可以改变地震檢波器的傾角，因此方位对比也可以称为極性对比。

方位对比时，保持随时间的極化規律是識別規則波的基本标志，这就是說，在經過某一波的任一时刻，点的位移就按同一个規律發生。研究波的極化性質，可以在方位地震記錄上識別地震波的基本类型。

§ 2. 論基本类型地震波的極化性質

可將波的極化理解成質点位移的方向或这个方向随時間的变化。縱波 (P) 和橫波 (S)，勒夫面波 (L) 和瑞雷面波 (R)，以及干涉波是在地震勘探和地震学中常遇到的基本类型的地震波，干涉波是由同一类型或不同类型的兩個或几个波的叠加而形成的。

按極化性質，可以將地震波的基本类型分为兩組：(1) 綫性極化波；質点受綫性極化波的作用而沿直綫移动，和(2) 复雜極化波；受复雜極化波的作用，質点的位移是按比較复雜的跡綫進行的。

縱波和橫波都是綫性極化波，对于如目前地震勘探最感兴趣的縱波來說，在均匀的和无限的介質中，質点位移的方向与波傳播的方向一致。在有分界面存在时，位移的方向可以改变，但是，此时仍保持極化的綫性性質。位移方向的最大改变發生于大地空气界面上。这是因为在地面上產生了反射波，入射的位移方向就改变了。这特别是因为在地震学中解釋三分量裝置的觀測时要計算，觀測“視”出射角和“真”出射角的不同。这样，縱綫性極化波在不均匀介質中傳播时，位移向量的方向可能不同于波的傳播方向，但是，波的極化性質仍旧是綫性的。

对于橫波來說，位移向量的方向在垂直于波傳播方向的

平面內。除了橫波入射到大地空氣界面上成大于臨角界的情況以外，橫波入射到大地空氣界面時，橫波的極化性質也不改變。在這種情況中，由于入射波和反射波之間的相位移，綫性極化波可以成為橢圓極化波。

勒夫面波也屬於綫性極化波，在勒夫面波的作用下，質點沿垂直于波傳播方向的水平直綫移動。

瑞雷面波可以作為複雜極化波的例子。瑞雷波傳播時，每一個振動的質點描繪着橢圓，幾乎所有的干涉波也都是複雜極化波。

具有任意相位、振幅、到達方向、而周期相等的兩個綫性極化振動發生干涉時，在這兩個振動所在的平面內，總是求得這樣兩個互相垂直的方向，沿這兩個方向的振動的每個相位移動 90° 的角。

大家都知道〔8〕，因為同一個周期的、相位移動 90° 的兩個互相垂直的振動是橢圓極化的條件，因此兩個這種綫性極化振動的干涉造成按橢圓極化的振動。因為任意個相同周期的綫性極化振動之和總可以合成兩個綫性極化振動之和，任何多少任意方向、振幅、相位，但相等周期的綫性極化振動的干涉總的作成沿橢圓極化的干涉振動。

兩個或幾個橢圓極化波的干涉作成也按橢圓極化的干涉振動。

不同周期的波的干涉造成比較複雜的極化跡綫（例如，綫性極化波的李沙育圖形）。在地震勘探中由于頻率的选择所記錄的振動的頻率區域十分狹仄，并且波頻率在地震記錄上的差別不很大，因此分析橢圓極化振動是最有意義的，尤其是可以將綫性極化振動作為沿橢圓極化振動的特殊情況。在以後的敘述里，主要的注意力將放在橢圓極化波的分析上。

§ 3. 基本方程式的推導

每个波的方位地震記錄决定于两个特性：相位特性和振幅（动力学的）特性。相位特性确定方位地震記錄上相位移（ β ）与裝置上地震仪的軸的方向（ ω —地震仪軸的方位， ψ —地震仪与水平所成的夾角）的关系，并确定方位地震記錄上的同相軸。方位地震記錄上的同相軸，也和位置地震記錄上的同相軸一样，就是波的相同相位的連線。方位地震記錄上同相軸形狀的变化与波傳播的速度无关。方位地震記錄的同相軸形狀只决定于波的極化性質。方位地震記錄的同相軸决定于表达式 $\beta = \beta(\omega, \psi)$ ，这个表达式也是同相軸的方程式。

方位地震記錄的振幅（动力学的）特性确定地震記錄上相对記錄振幅（ A ）与地震仪的軸的方向（ ω, ψ ）的关系。方程式 $A = A(\omega, \psi)$ 是方位地震記錄上的振幅方程式。

同相軸方程式和振幅方程式完全决定着方位的地震記錄。研究这些方程式，可以确定在方位地震記錄上識別地震波基本类型的标志。这样，相位特性和振幅特性的解析式可以作为方位相位对比的基本方程式。

同相軸方程式和振幅方程式的推導

根据相同周期的綫性極化諧和振动的討論，導出橢圓極化波的方位地震記錄的同相軸方程式和振幅方程式。如上所述，这种情况对于分析相同周期的綫性極化波的干涉是夠的。我們求每个干涉振动在一个方向上的分量，然后再把这些分量加起來以導出这些方程式。

我們討論任意方向的、有不同振幅 A_0 和 B_0 以及起始相位

β_1 和 β_2 的、但相同周期的兩個綫性極化振動。諧和函數 $A(t)$ 和 $B(t)$ 值隨時間的變化表示于下列公式：

$$A(t)=A_0 \sin \left(2 \pi \frac{t}{T} + \beta_1 \right);$$

$$B(t)=B_0 \sin \left(2 \pi \frac{t}{T} + \beta_2 \right).$$

已知在直角坐标系中，位移向量 $\vec{u}$ 由三个分量 u, v, w 确定。Б·Б·加利清所提出的方法就是以这三个振动分量的分析为根据的〔9〕。在球坐标系中，位移向量 $\vec{u}$ 的方向可以由两个角来确定：方位角 (ω_1) 和与垂綫所成的角 ψ_1 。設地震儀的軸的方向決定于兩個角：方位角 ω 和与水平綫所成的 ψ 角。我們討論在由角 ω 及 ψ 所確定的方向上的上述兩個振動的分量。它們對於每個振動可以由下列方程式表示：

$$A_{\omega\psi}(t)=\frac{A_0}{2} [\sin (\psi + \varphi_1) + \sin (\psi - \varphi_1)] \times \\ \times [1 + \operatorname{ctg} \psi \operatorname{tg} \varphi_1 \cos (\omega - \omega_1)] \sin \left(\frac{2 \pi}{T} t + \beta_1 \right); \quad (1)$$

$$B_{\omega\psi}(t)=\frac{B_0}{2} [\sin (\psi + \varphi_2) + \sin (\psi - \varphi_2)] \times \\ \times [1 + \operatorname{ctg} \psi \operatorname{tg} \varphi_2 \cos (\omega - \omega_2)] \sin \left(\frac{2 \pi}{T} t + \beta_2 \right),$$

此處 $A_{\omega\psi}(t)$ 和 $B_{\omega\psi}(t)$ ——在由 ω 和 ψ 所確定的方向中的位移分量。

如果 ω 及 ψ 值固定，我們就可以求得裝置中一個地震儀軸的方向。(1)式中的每一個式子都可以作為在給定方向 (ω, ψ) 上相應位移分量的理論地震記錄的方程式，而且在這些地震記錄上，記錄的振幅決定于下列表达式：

$$A_{\omega\psi} = \frac{A_0}{2} [\sin(\psi + \varphi_1) + \sin(\psi - \varphi_1)] \times \\ \times [1 + \operatorname{ctg} \psi \operatorname{tg} \varphi_1 \cos(\omega - \omega_1)];$$

$$B_{\omega\psi} = \frac{B_0}{2} [\sin(\psi + \varphi_2) + \sin(\psi - \varphi_2)] \times \\ \times [1 + \operatorname{ctg} \psi \operatorname{tg} \varphi_2 \cos(\omega - \omega_2)].$$

方程式 (1) 可以表示为这种形式:

$$A_{\omega\psi}(t) = A_0 \sin \psi \cos \varphi_1 [1 + \operatorname{ctg} \psi \times \\ \times \operatorname{tg} \varphi_1 \cos(\omega - \omega_1)] \sin\left(\frac{2\pi}{T}t + \beta_1\right); \quad (2)$$

$$B_{\omega\psi}(t) = B_0 \sin \psi \cos \varphi_2 [1 + \operatorname{ctg} \psi \operatorname{tg} \varphi_2 \times \\ \times \cos(\omega - \omega_2)] \sin\left(\frac{2\pi}{T}t + \beta_2\right).$$

这样, 借方程式 (2) 可确定在由角 (ω, ψ) 所确定的方向中两个任意方向振动的分量。如果使地震仪最大灵敏度轴在 (ω, ψ) 方向上, 则由方程式 (2) 所确定的振动相当于用这个地震仪所记录的每个干涉綫性極化振动的记录。为了得到用这种地震仪获得干涉振动的记录, 必须使两个分量加起來。在一个方向上有两个振动的分量, 我們用通常的方法把它們加起來。

人們从参考文献 [3] 中知道, 相同方向、具有相等周期、但不同振幅 a 和 b 及不同起始相位 β_1 和 β_2 的两个諧和振动相加为一个諧和振动, 这个振动的振幅 A 和相位 β 决定于公式

$$A^2 = a^2 + b^2 + 2ab \cos(\beta_1 - \beta_2); \quad (3)$$

$$\operatorname{tg} \beta = \frac{a \sin \beta_1 + b \sin \beta_2}{a \cos \beta_1 + b \cos \beta_2}. \quad (4)$$

我們应用这两个公式以求方位相位对比的方程式。

同相軸方程式

我們求由方程式(2)所确定的合振动的相位。为此，从方程式(2)中将分振动的振幅值代入公式(4)，并且經不复杂的变换之后，我們对于合振动的相位移求得如下的表达式：

$$\beta = \arctg \left\{ \frac{\operatorname{ctg} \psi \left[\cos \alpha \left(\frac{A_0}{B_0} \sin \beta_1 \sin \varphi_1 \cos \omega_1 + \right. \right. \right. \quad (5)$$

$$\left. \left. \left. + \sin \beta_2 \sin \varphi_2 \cos \omega_2 \right) + \sin \alpha \left(\frac{A_0}{B_0} \sin \beta_1 \sin \varphi_1 \sin \omega_1 + \right. \right. \right.$$

$$\left. \left. \left. + \cos \beta_2 \sin \varphi_2 \sin \omega_2 \right) + \sin \alpha \left(\frac{A_0}{B_0} \cos \beta_1 \sin \varphi_1 \sin \omega_1 + \right. \right. \right.$$

$$\left. \left. \left. + \sin \beta_2 \sin \varphi_2 \sin \omega_2 \right) \right] + \frac{A_0}{B_0} \sin \beta_1 \cos \varphi_1 + \sin \beta_2 \cos \varphi_2}{\operatorname{ctg} \psi \left[\cos \alpha \left(\frac{A_0}{B_0} \cos \beta_1 \sin \varphi_1 \cos \omega_1 + \right. \right. \right.$$

$$\left. \left. \left. + \cos \beta_2 \sin \varphi_2 \cos \omega_2 \right) + \sin \alpha \left(\frac{A_0}{B_0} \cos \beta_1 \sin \varphi_1 \sin \omega_1 + \right. \right. \right.$$

$$\left. \left. \left. + \cos \beta_2 \sin \varphi_2 \sin \omega_2 \right) \right] + \frac{A_0}{B_0} \cos \beta_1 \cos \varphi_1 + \cos \beta_2 \cos \varphi_2} \right\}.$$

这个表达式为方位地震記錄上的同相軸方程式。在方程式(5)中圆括号内的几項只和确定原始振动的要素有关。圆括号前面的系数确定相位移与地震仪軸的方位的关系。方括号前面的系数确定相位移与地震仪軸的傾角的关系。为了簡易起見，如果第一个振动的方位作为方位讀数的始点($\omega_1=0$)，取第一个振动的相位为相位讀数的始点($\beta_1=0$)，則公式可以表示成这种形式：

$$\beta = \arctg \left\{ \frac{\sin \beta_2 [\operatorname{ctg} \psi \sin \varphi_2 \cos(\omega - \omega_2) + \cos \varphi_2]}{\cos \beta_2 [\operatorname{ctg} \psi \sin \varphi_2 \cos(\omega - \omega_2) + \cos \varphi_2] +} \right.$$

$$\frac{\sin \beta_2 [\operatorname{ctg} \psi \sin \varphi_2 \cos(\omega - \omega_2) + \cos \varphi_2]}{+ \frac{A_0}{B_0} (\sin \varphi_1 \cos \omega \operatorname{ctg} \psi + \cos \varphi_1) + \cos \varphi_1 \cos \beta_2} \left. \vphantom{\frac{\sin \beta_2 [\operatorname{ctg} \psi \sin \varphi_2 \cos(\omega - \omega_2) + \cos \varphi_2]}{+ \frac{A_0}{B_0} (\sin \varphi_1 \cos \omega \operatorname{ctg} \psi + \cos \varphi_1) + \cos \varphi_1 \cos \beta_2}} \right\} \cdot (6)$$

如果現在對沿橢圓極化的振動使 $\beta_2 = \frac{\pi}{2}$ ，而兩個干涉振動間的夾角等於 90° ，則同相軸方程式(6)可以寫成這樣：

$$\beta = \arctan \left\{ \frac{\operatorname{ctg} \psi \sin \varphi_2 \cos(\omega - \omega_2) + \cos \varphi_2}{m [\operatorname{ctg} \psi \cos \omega \sin \varphi_1] + \cos \varphi_1} \right\}, \quad (7)$$

此處 m —極化振動分量的振幅之比。

因為由 (φ_1, ω_1) 和 (φ_2, ω_2) 所確定的兩個方向垂直性的條件以如下方程式表示：

$$\sin \varphi_2 \sin \varphi_1 \cos(\omega_1 - \omega_2) + \cos \varphi_1 \cos \varphi_2 = 0, \quad (8)$$

則沿橢圓極化的波的同相軸方程式具有下列形式：

$$\operatorname{tg} \beta = \frac{\operatorname{ctg} \psi \cos(\omega - \omega_2) - \operatorname{tg} \varphi_1 \cos \omega_2}{m \cos \varphi_1 [\operatorname{ctg} \psi \cos \omega \operatorname{tg} \varphi_1 + 1] \sqrt{\operatorname{tg}^2 \varphi_1 \cos^2 \omega_1 + 1}} \cdot (9)$$

振 幅 方 程 式

振幅方程式可以由式(2)中的振幅值代入公式(3)而求得。經代換和某些簡化之後，振幅方程式具有形式：

$$\begin{aligned} C_{\omega\psi}^2 = & \sin^2 \psi (A_0^2 \cos^2 \varphi_1 + B_0^2 \cos^2 \varphi_2 + \\ & + 2A_0B_0 \cos \varphi_1 \cos \varphi_2 \cos \beta_2) + \sin 2\psi \times \\ & \times \{ A_0 \sin \varphi_1 \cos(\omega - \omega_1) [A_0 \cos \varphi_1 + B_0 \cos \varphi_2 \cos \beta_2] + \\ & + B_0 \sin \varphi_2 \cos(\omega - \omega_2) [A_0 \cos \varphi_1 \cos \beta_2 + B_0 \cos \varphi_2] \} + \\ & + \cos^2 \psi [A_0^2 \sin^2 \varphi_1 \cos^2(\omega - \omega_1) + 2A_0B_0 \sin \varphi_1 \sin \varphi_2 \times \\ & \times \cos(\omega - \omega_1) \cos(\omega - \omega_2) \cos \beta_2 + \\ & + B_0^2 \sin^2 \varphi_2 \cos^2(\omega - \omega_2)]. \end{aligned} \quad (10)$$

振幅方程式(10)也可以化簡。設 $\beta_2 = 90^\circ$ ， $\omega_1 = 0$ ，我們求得

$$C_{\omega\psi}^2 = A_0^2 (\sin \psi \cos \varphi_1 + \cos \psi \sin \varphi_1 \cos \omega)^2 + B_0^2 [\sin \psi \cos \varphi_2 + \cos \psi \sin \varphi_2 \cos (\omega - \omega_2)]^2. \quad (11)$$

如果考慮垂直性条件 (8), 則方程式 (11) 可以寫成这

样:

$$C_{\omega\psi}^2 = A_0^2 (\sin \psi \cos \varphi_1 + \cos \psi \sin \varphi_1 \cos \omega)^2 + B_0^2 \frac{[\cos \psi \cos \varphi_1 \cos (\omega - \omega_2) - \sin \psi \sin \varphi_1 \cos \omega_2]^2}{\sin^2 \varphi_1 \cos^2 \omega_2 + \cos^2 \varphi_1}. \quad (12)$$

方程式 (9) 和 (12) 是方位地震記錄上橢圓極化波的同相軸方程式和振幅方程式。从方程式 (9) 和 (12) 可以很容易地求得各种基本类型地震波的方位相位对比方程式。我們研究各种类型地震波的同相軸方程式和振幅方程式。我們从最有意义的綫性極化波开始研究。

綫性極化波方程式的研究

綫性極化振动方位地震記錄的同相軸方程式和振幅方程式可以从橢圓極化振动的相应方程式中求得。

可以將綫性極化作为橢圓極化的特殊情况。为此, 設半軸比 (m) 等于 0 或 ∞ , 在这两种情况下到达方向和相位移將差 90° 。

綫性極化波的同相軸和振幅方程式

我們从公式 (6) 中求得同相軸方程式。如果設公式中

$$m = \frac{A_0}{B_0} = 0 \quad (A_0 = 0), \text{ 于是 } \operatorname{tg} \beta = \operatorname{tg} \beta_2, \text{ 并且 } \beta = \beta_2 = 90^\circ.$$

如果設 $m = \infty \quad (B_0 = 0)$, 則 $\operatorname{tg} \beta = 0$, 并且 $\beta = 0 + n\pi$ 。我們知道所采用的讀数系統中 $\beta_1 = 0$, 就可以作出下列重要的結論。

1. 在綫性極化波的方位地震記錄上, 相位移与地震儀軸