

876

地球物理勘探专辑

第 8 輯

电 法 勘 探

(无线电波透視法)

地质部地球物理探矿研究所无线电波透視組 譯

中国工业出版社

本书选译了有关无线电波透視法的苏联文献共十四篇，介绍了方法的原理、仪器、观测方法与推断解释方法及地质效果等。本书适合物探工作者及研究者阅读，也可供高等学校及中等专业学校物探专业师生参考。此外，对于希望了解物探方法的地质工作者，亦有参考价值。

地球物理勘探专輯

第 8 輯

电 法 勘 探

(无线电波透視法)

地质部地球物理探矿研究所无线电波透視組譯

*

地质部地质书刊编辑部编辑 (北京西四羊市大街地质部院内)

中国工业出版社出版 (北京佐藤胡同丙10号)

北京市书刊出版业营业登记证字第110号

中国工业出版社第四印刷厂印刷

新华书店北京发行所发行·各地新华书店經售

*

开本787×1092^{1/25}·印张 6^{2/5}·插頁 2·字数129,000

1965年10月北京第一版·1965年10月北京第一次印刷

印数 0001—1540·定价 (科五) 0.80 元

*

统一书号：15165·4122 (地质-358)

译 者 的 話

无线电波透視法是高頻電法的一種。蘇聯較長時期來的研究，證明它是地質勘探階段很有意義的物探方法之一。應用无线电波透視法，可以尋找鉆孔或坑道間未被發現的良導電性盲礦體，并能圈定礦體的位置、形態和確定被鉆孔（或坑道）揭露的礦體在鉆孔（或坑道）間是否連接等問題。因此對勘探深部盲礦體和提高勘探效率（放稀勘探網度）有其獨到之處。此外，在研究喀斯特溶洞和矿区斷裂帶位置、以及發現浸染狀盲礦體等方面也能起一定作用。由於方法是以高速發展着的无线电物理和无线电技术為基礎的，所以其发展前景亦大為可觀。无线电波透視法在我國是尚未廣泛應用的新方法，因此我們編譯了本譯文集，向讀者介紹什麼是无线电波透視法以及它在地質勘探過程中的作用。本集共選有十四篇蘇聯文獻，對方法的原理、儀器、觀測方法與推斷解釋方法以及地質效果等方面作了初步的介紹。第一、二篇為綜合性文章，其中塔爾霍夫的文章對无线电波法（主要是透視法）作了全面的概述；而彼特洛夫斯基的文章對无线电波透視法的三個變種都作了介紹，並報導了他們在科拉半島的試驗結果。第三、四篇為鉆孔間透視的文章。其中西林的文章較為全面，而第四篇主要是野外試驗結果。第五、六篇是鉆孔對地面透視；第五篇較全面，第六篇偏重野外方法技術試驗。第七、八篇是坑道間透視。其中赫麥列夫斯基的文章理論分析較為詳細，而達耶夫的文章則主要是報導野外試驗的結果。第九、十、十一篇分別為无线电波透視法在鐵矿床、銅矿床及鉻矿床上的試驗研究。第十二篇講資料整理和推斷解釋，第十三篇講人工導體的干擾及其消除。最後一篇報導了无线电波透視法在烏拉爾某些矿床上試驗的情形，說明了在某些地質條件下，无线电波透視法的應用受到很大限制。

以後，結合无线电波透視法研究工作的進展，我們將陸續汇集有關透視法各个方面研究的結果，諸如理論研究、模型試驗等，供研究

IV

和使用本方法或对本方法有兴趣的同志們参考。

我們根据本集所选的十四篇文章，并参考其它文献，写了一篇介绍文章放在前面，以期能收到提綱挈領之效。

集內譯文雖經一再审校，但因水平所限，錯誤和不妥之处，恐仍难免，敬希同志們指正。

1965年5月

目 录

譯者的話

- 無線電波透視法介紹 (1)
電法勘探的無線電波法 A. Г. 塔爾霍夫 (14)
無線電波透視法的試驗研究 A. Д. 彼特洛夫斯基 (28)
对岩石的鉆孔無線電波透視 H. П. 西林 (34)
中烏拉爾矿床上鉆孔間無線電波透視的結果 Ю. М. 吉列維奇等 (46)
北极圈內—矿床上从鉆孔到地面無線電波透視的試驗
..... A. Д. 彼特洛夫斯基 (52)
从勘探鉆孔中到地面的無線電波透視 M. И. 普留斯寧等 (68)
坑道無線電波透視法研究的新資料 Д. С. 达耶夫等 (77)
坑道之間岩石的無線電波透視 B. К. 赫麥列夫斯科依 (86)
中烏拉爾鐵矿床上無線電波透視的某些結果 A. А. 格拉契夫等 (95)
阿尔泰銅矿床勘探中的無線電波透視 Я. Л. 吉特林 (103)
用無線電波透視法对鈾矿床的地球物理研究 В. М. 邦達連科等 (109)
無線電波透視資料的整理和推斷解釋 Д. С. 达耶夫 (123)
無線電波透視中人工导体的干扰及其消除 Д. С. 达耶夫 (130)
論高頻电磁場对勘探烏拉爾硫化矿床的适用性
..... П. Ф. 罗季奧諾夫等 (134)

无线电波透視法介紹

地质部地球物理探矿研究所无线电波透視組

一 无线电波透視法的物理基础

无线电波透視法是在二十年代由苏联的 A.A. 彼特洛夫斯基提出并在近二十年得到很大发展的高頻电法的一种，它是以高导电性的矿体对电磁波的强烈吸收和反射作用为基础的。我們知道，介质对频率为 f 的电磁波的吸收系数为

$$\beta = \frac{2\pi f}{c} \sqrt{\epsilon \mu} \sqrt{\frac{1}{2} \left[\sqrt{1 + \left(\frac{2\sigma}{ef} \right)^2} - 1 \right]}, \quad (1)$$

其中 ϵ 是介质的介电常数， μ 是介质的导磁率， σ 是介质的电导率， c 是真空中的光速。这里采用了高斯单位制。从公式看出，对一定频率的电磁波，介质对波的吸收系数决定于其电性参数：电导率(σ)，介电常数(ϵ)，磁导率(μ)。岩矿石的介电常数变化范围不大，而除了几种铁磁性岩矿石外，其磁导率实际上等于一，但矿体和围岩的电导率差别却可以很大(可达几个数量级)，因此它们对电磁波的吸收具有明显的差异。这样，假如电磁波在岩石中传播的通路上遇到了高导电的矿体或其它高导电的地质体，由于它们对电磁波的吸收和反射作用，在这些物体后面，电磁波强度就会急剧减小，形成了所谓“电磁阴影”。当绕射现象可以忽略时，便可以将电磁波的直线传播作为推断解释的基础。利用简单的几何作图方法圈定出矿体的位置。这些便是无线电波透視法的物理基础。

二 无线电波透視法的几个变种

无线电波透視法基本上可分为钻孔透視和坑道透視两种：

1. 钻孔透視：又分为钻孔間透視和钻孔对地面透視。钻孔間透視

是在一个钻孔中发射电磁波，而在另一个钻孔中进行接收；钻孔对地面透視是在一个钻孔中发射，而在地面上接收。钻孔对地面的透視由于受表土层和地形的影响，而且又有沿地表传播的表面波和直达波的干涉現象，所以是最困难的一个变种。目前对这个变种研究得还不够充分，仅在矿体距钻孔較近时才能有用。一般地說，其可用区是直达波区域，即以发射源为頂点，以波在介质中的全反射临界角为頂角的圓錐体，錐底在地面上的半径为[2, 5]

$$r_K = \frac{z_0}{\sqrt{\epsilon - 1}}, \quad (2)$$

其中 z_0 为辐射源的深度， ϵ 是介质的介电常数。

2. 坑道透視：也分为坑道間透視和坑道对地面透視。坑道間透視是在同一中段的不同坑道內发射和接收，或在不同中段的坑道內发射和接收。坑道对地面透視是在坑道內发射，而在地面上接收，由于和钻孔对地面透視同样的理由，这个变种的应用也受到很大限制。

此外还有钻孔对坑道的透視，在某些情况下亦可起到一定的作用。

近些年來，又研究了利用单个钻孔或单个坑道的电磁剖面法[11]，它是将发射机和接收机固定在一定距离上，在单个钻孔或单个坑道內同时移动进行观测的。这个方法还正处在研究阶段。

三 仪 器、裝 备

对仪器的基本要求在塔尔霍夫的文章中[1]有所闡述。主要是要求有足够的觀測重复性（要求发射功率稳定和接收机放大倍数不变等）和足够寬的頻率范围。足够的觀測重复性是方法可靠性的基础；而足够寬的頻帶是为了适应不同的地质情况和勘探要求能选择出合适的頻率。苏联几个单位所制仪器，頻率范围在 0.1—20 兆赫左右。此外，发射机的功率和接收机的灵敏度当然應該能保証所需的穿透距离。

(一) 钻孔透視仪器：在西林（ВИГР）的文章中給出了钻孔透視仪器的线路图和装配图。发射机分三級：主振級、中間級（緩冲級）和末級（功率放大級）。为了保証 振盪頻率稳定，主振級用石英晶体稳頻。在天线迴路內的功率是 10—15 瓦。接收机是超外差的，由高

放、混頻、兩級中放、檢波及低放級組成。混頻級的本級振盪器亦用石英晶体穩頻。接收機輸入靈敏度當指針偏轉滿度的五分之一時不低於0.1微伏，起始靈敏度不低於0.002微伏。發射機和接收機分別裝在二硬鋁合金管中，然後裝入不透水的鋼制套筒中。發射和接收天線都採用偶極天線，用一段電纜作成。儀器用測井三芯電纜下放於鑽孔中。電纜的兩根芯供電，電源由地面的蓄電池和半導體變流器（將蓄電池電壓變為110伏400赫的交流電）組成；另一根芯在發射機來用監察天線電流（對偶極振子上一部分高頻電流加以變壓整流並引出地面），在接收機來用傳送儀器的測量結果。

整套儀器及工作時的情形，在西林的文章中有圖示明。

蘇聯中央地質勘探科學研究所（ЦНИГРИ）的鑽孔儀器與全蘇勘探方法技術研究所（ВИТР）不同之處，在於它的發射機天線迴路內的功率約為一瓦，因而儀器較為輕便，發射機連同電源一起用不導電的卡普倫繩放入鑽孔中（這樣可以完全避免電磁波沿着電纜經由地面逸出）。其接收機采用地面的ИП-12М干擾測量儀，而接收天線用高頻電纜РД-13送入鑽孔中。天線用КТШ-0.3或РД-13的一段作成，長約5—20米，視所用頻率而定。

鑽孔到地面透視時，采用鑽孔發射機和地面的ИП-12М接收機。

（二）坑道透視儀器：原理及線路圖與鑽孔儀器類似，只是結構不同。一般採用專門製造的發射機，而接收機則採用成批生產的ИП-12М干擾測量儀。通常發射採用杆狀天線，而接收則採用屏蔽環形天線，這不僅是因為屏蔽環形天線可以減少周圍環境（包括觀察者本身）對測量結果的影響，而且環形天線有方向性，可測量出所接收信號的方位，對解釋異常有一定作用。

坑道發射機的功率在1—10瓦左右，如莫斯科地質勘探學院（МГРИ）為10瓦左右；中央地質勘探科學研究所（ЦНИГРИ）為1瓦左右；莫斯科大學（МГУ）為幾瓦。

根據在各個礦床上的試驗，這些儀器在一定的地質條件下利用不同頻率的透視距離為100—500米左右。

在不同的礦區透視時，頻率的選擇十分重要。根據吸收和頻率的

关系式(1)可知, 频率越低, 吸收越小, 故透視距离越大; 但随着频率的降低, 纵射現象也越来越严重了。由于纵射的出現, 常常使阴影边界模糊, 甚至在阴影中間出現“亮区”, 使推断解释大大复杂了。虽然对纵射現象已作了一些理論研究和模型研究[17, 18, 19, 20], 但还不够充分, 所以目前用透視法寻找的矿体仅限于尺寸大于电磁波在岩石中波长的一半的矿体。因此, 降低频率就等于減小了方法的分辨本領。同时, 較高的频率对区分浸染状矿体也更为有利。所以, 对于不同的地质条件和勘探要求, 就需要通过一定的實驗工作和理論計算来选择合适的工作频率。

四 观测方法、技术及消除干扰的措施

(一) 观测方法基本上可分为“逐点法”和“同步法”两种。在钻孔間透視时, “同步法”适于初查。“同步法”即是发射机和接收机在两个平行钻孔中同时移动, 記录其觀測結果。这可以較快地发现阴影, 并确定其深度; 但这个方法却不能圈定产生阴影的物体在剖面上的位置。“逐点法”是将发射机固定在各个发射点上, 而沿另一钻孔連續移动接收机(ЦНИГРИ是固定接收天线在各个点上, 而沿另一钻孔移动发射机)进行测量。发射点(或接收点)的数目視需要而定。逐点法虽較費时间, 但它可以圈定矿体在剖面上的位置, 因此它适用于詳測。钻孔到地面透視时, 用逐点法。或固定发射机于钻孔內各点上, 在地面上沿射线状剖面觀測; 或将接收机固定在孔口附近, 沿钻孔移动发射机进行测量。坑道透視因条件所限, 一般采用逐点法(固定发射机不动, 接收机沿剖面测量)。

沿剖面测量时用点測或連續測量。点測时点距一般为 10—5 米, 初测时 10 米, 詳測时 5 米。連續測量时采用 CK-100 型自动記录仪作記錄[3]。

(二) 钻孔透視的主要干扰是輸送仪器下井的电纜的天线效应。天线效应即是发射机的电纜发射电磁波或接收机的电纜接收电磁波, 起了天线作用, 它会使阴影变得模糊。另外, 发射天线所輻射的电磁波也会沿发射机电纜向地面逸出, 它不但能减少輻射能量, 而且能造

成沿地面传播至接收点的迂迴波，使得观测曲线发生畸变。消除电缆天线效应可采用加入滤波器的办法〔3, 6〕。滤波器有调谐式和非调谐式（扼流圈式）两种。调谐式滤波器由可调谐于发射频率的振盪迴路组成，这些迴路分别连在三芯电缆的每根芯上。一般采用两组，彼此间距为5米。非调谐式滤波器由分别连在三根芯上的高频扼流圈组成。据文献报导，非调谐式滤波器较为有效。调谐式滤波器之不够充分有效大概与它放入钻孔时的失谐有关。滤波器距天线上端的位置在干孔中为5—10米，在充水的孔中为15—20米较好〔6〕。在采用地面接收机而接收天线下井的方案中（ЦНИГРИ〔2〕），利用加在РД-13上的接地屏蔽套（约20米长，靠近天线）来消除РД-13的天线效应。此外，ЦНИГРИ在测量时将发射天线保持在接收天线之下（约25米），以求更好地避免接收电缆的天线效应。

坑道透視的主要干扰是坑道人工导体（电車线，铁轨，电线，通风管等）对测量的影响。达耶夫的文章〔13〕对这些导体的影响及其消除的办法有詳細說明。实验証明，这里主要是电車线的影响，接地的铁轨等影响则较小。消除这些影响的办法，一是使发射机和接收机尽量远离这些导体；另外就是将这些导体，特别是电車线，用大容量的电容器接地。将电容器接在电磁波传来的方向上距接收机5—10米的位置，可收到最好的效果。具体接法在达耶夫的文章〔13〕中有說明。

五 推断解释法

(一)划分异常的方法有“阴影法”、“对比法”及“屏蔽系数法”。“阴影法”是当各接收点到发射点之间的距离相差不多时，把接收曲线上场强值急剧减小的段落（“阴影”）当作异常。“对比法”是利用观测曲线和计算的正常场曲线进行对比的。达耶夫的文章〔12〕中有对比法的詳細說明及其应用实例，下面我們只作一简单介紹。因实际上发射天线尺寸不大且距观测点較远，故正常场的计算可利用偶极子点源辐射的远区公式

$$E = E_0 \frac{e^{-\beta r}}{r} \sin \theta, \quad (3)$$

其中 E_0 是与辐射强度有关的因子，在每一发射点上，若频率不变，辐射强度稳定，则 E_0 保持不变； r 是观测点到发射点的距离； β 是介质的吸收系数； θ 是偶极子轴和它与观测点连线的夹角。公式中 r 、 θ 、 β 为已知， E_0 可在岩性均匀的地段预先测定。设在 $r=r_1$ 时测得的场强为 E_1 ，在 $r=r_2$ 时测得的场强为 E_2 ，按公式(3)有：

$$E_1 = E_0 \frac{e^{-\beta r_1}}{r_1} \sin \theta_1,$$

$$E_2 = E_0 \frac{e^{-\beta r_2}}{r_2} \sin \theta_2.$$

设此二点相距较近，故 $\theta_1 \approx \theta_2$ ，则由上二式可得：

$$\frac{E_1 r_1}{E_2 r_2} = \frac{e^{-\beta r_1}}{e^{-\beta r_2}} = e^{-\beta(r_1 - r_2)},$$

对上式取对数则得：

$$\beta = \frac{\ln(E_1 r_1) - \ln(E_2 r_2)}{r_2 - r_1}, \quad (4)$$

β 可根据(4)式算出或利用量板求出。

为了消除(3)式中的未知因子 E_0 ，将(3)式取对数：

$$\lg E = \lg E_0 + \lg \frac{e^{-\beta r}}{r} \sin \theta, \quad (5)$$

后一项中的 $\frac{e^{-\beta r}}{r} \sin \theta$ 包含的都是已知数，对剖面上每点均可计算。

由(5)式看出， $\lg E$ 中的未知项 $\lg E_0$ 只是在纵坐标上的截距，不影响曲线的形状。因此可将实验结果和计算结果都用半对数坐标（纵轴为对数尺，表示场强）表示，并将计算曲线绘于透明纸上，根据它们的对比来划分异常①。在赫麦列夫斯科依所述的方法中[8]，利用倒推法计算出了 E_0 （或 H_0 ），然后再计算各点的正常场。计算 E_0 可利用(3)式，因 r 、 θ 及 β 都已知， E 可测量，故

① 利用此方法在剖面大部分被屏蔽的情况下会产生某些困难，详见达耶夫文章[12]。

$$E_0 = E r e^{\beta r} \frac{1}{\sin \theta}. \quad (6)$$

“屏蔽系数法”由A.Д.彼特洛夫斯基提出[2]，它是将接收点与每个发射点用射线连接起来，计算每条射线的“屏蔽系数”并标在图上，而“屏蔽系数”值大于150—200即算作有意义的异常。“屏蔽系数”定义为：

$$\vartheta = \frac{E_{\text{正常}}}{E_{\text{测量}}}, \quad (7)$$

所以亦是利用测量的场强同计算的正常场对比的办法。若正常场亦利用(3)式计算，则

$$\vartheta = \frac{E_0}{E_{\text{测量}}} \cdot \frac{e^{-\beta r}}{r}. \quad (8)$$

若在坑道中测量，用环形天线，则测量的是磁场 H ，应测磁场水平分量的极大值 H_{\max} 。

由上述可知，正常场的计算在推断解释中起着很重要的作用。因此正常场的研究在方法理论研究中占有一定地位。目前正常场的计算虽未完全解决，但对通常的情况已有一些可用的计算公式，现分述如下：

1. 钻孔间透视时，因天线尺寸与观测点到辐射源的距离相比是小的，钻孔半径又很小，且辐射源位于距地面足够深处，故可用均匀无限介质中偶极子源辐射的远区公式(3)来计算正常场。

2. 钻孔对地面透视时，因为是在地表面进行测量，所以情况复杂。这时除了从地下辐射源直接传到地表的直达波以外，在地表临界点（即距离振中——辐射源在地面的投影——的距离为 $r=r_K$ 的点）以外还有沿地表面滑行的“边波”（表面波），所以在临界点内外有不同的计算公式[5]：

(1) 临界点内，即当 $r \leq r_K = \frac{z_0}{\sqrt{e-1}}$ (见公式(2)) 时，又分垂直偶极子和倾斜偶极子两种情况 (相应于垂直钻孔和倾斜钻孔两种情况)。计算采用柱坐标系，原点与振中重合，只求其磁场的 φ 分量：

垂直偶极子：

$$|H_{\varphi}^{\perp}| = \frac{2H_0}{\sqrt{\epsilon} \sqrt{z_0^2 - r^2(\epsilon - 1) + z_0^2}} \cdot \frac{z_0 r}{r^2 + z_0^2} e^{-\beta \sqrt{r^2 + z_0^2}}. \quad (9)$$

倾斜偶极子：

$$|H'_{\varphi}| = |H_{\varphi}^{\perp}| \left(\sin \alpha + \frac{z_0}{r} \cos \alpha \cos \varphi \right), \quad (10)$$

其中 α 是偶极子对地面的倾角，且令 $\varphi = 0$ 轴的方向与偶极子下倾的方向重合。

(2) 临界点外，即当 $r > r_K$ 时：

垂直偶极子：

$$|H_{\varphi}^{\perp}| = \sqrt{|H_{\varphi\sigma}^{\perp}|^2 + |H_{\varphi n}^{\perp}|^2 + 2|H_{\varphi\sigma}^{\perp}| \cdot |H_{\varphi n}^{\perp}| \cos \Delta}, \quad (11)$$

其中

$$H_{\varphi\sigma}^{\perp} = \frac{2H_0}{\epsilon} \frac{|Y| e^{-\beta z_0} \sqrt{\frac{\epsilon}{\epsilon - 1}} e^{-i \left\{ \frac{\omega}{c} (r + z_0 \sqrt{\epsilon - 1}) + \psi_Y \right\}}}{r} \quad (12)$$

是边波（表面波）的磁场强度；

$$H_{\varphi n}^{\perp} = \frac{2H_0}{\sqrt{\epsilon - 1}} \frac{rz_0 e^{-\beta \sqrt{r^2 + z_0^2}}}{(r^2 + z_0^2) \sqrt{\epsilon r^2 - z_0^2}} \cdot \\ \cdot \frac{e^{-i \left\{ \frac{\omega}{c} \sqrt{\epsilon} \sqrt{r^2 + z_0^2} - \arctg \frac{\sqrt{\epsilon}}{z_0} \sqrt{r^2(\epsilon - 1) - z_0^2} \right\}}}}{(r^2 + z_0^2) \sqrt{\epsilon r^2 + z_0^2}} \quad (13)$$

是直达波的磁场强度； Δ 是直达波与表面波的相位差。上面式中 $|Y|$ 与 ψ_Y 分别为表面波的衰减函数 Y 的模与幅角（在有关书上有表可查）。

倾斜偶极子：

$$|H'_{\varphi}| = \sqrt{|H'_{\varphi\sigma}|^2 + |H'_{\varphi n}|^2 + 2|H'_{\varphi\sigma}| \cdot |H'_{\varphi n}| \cos \Delta}, \quad (14)$$

其中

$$|H'_{\varphi\sigma}| = |H_{\varphi\sigma}^{\perp}| (\sin \alpha + \sqrt{\epsilon - 1} \cos \alpha \cos \varphi), \quad (15)$$

$$|H'_{\varphi n}| = |H_{\varphi n}^{\perp}| \left(\sin \alpha + \frac{z_0}{r} \cos \alpha \cos \varphi \right). \quad (16)$$

虽然根据上述诸式，在临界点内外的场均可计算，但由于表土层及地

形的影响，所以实际观测的场很难与正常场符合。特别是临界点以外场出现的复杂干涉图形将与表土层和地形的影响混在一起，很难进行解释。故目前透視仅用临界点以内的区域，其正常场的计算用(9)、(10)式即可。

3. 坑道透視时，由于辐射源是置于坑道中，相当于置于一个有半导壁的波导管中，所以正常场的计算也较为复杂。赫麦列夫斯科依根据克里什納·普拉薩德 (Krischne Prasad K.V.) 所求的一般解，討論了坑道透視的正常场^[8]。結果表明，在远区场的表示式和均匀空间辐射的远区表示式近似相同，故一般远区场可用公式(3)计算。在近区，特别是在同一坑道中，场是空间波场和沿坑道壁传播的表面波场的迭加，試驗表明，这场是随距离指数衰減的，故可用下式表示：

$$H = H_0 e^{-\beta r} \quad (17)$$

而吸收 β 則只能通过試驗确定。

根据塔尔霍夫等人的研究^[1, 15]，坑道波导作用只在频率高于 20—37.7 兆赫以后才有明显的作用，并认为在通常的透視工作中，坑道波导作用的影响可以忽略。

划分异常的方法除了上述方法外，赫麦列夫斯科依等在研究北烏拉尔铝土矿床的喀斯特化和充水带时，还应用了求 ρ 和 ϵ 的方法来划分异常。根据吸收系数 β 和频率及电性的关系式(1)，若令 $\mu=1$ ，并测出了在两个已知频率下的吸收系数，即可由此求出 ρ 和 ϵ 值(^[1]和^[16]中有計算公式)。但因計算公式較复杂，所以赫麦列夫斯科依等就作了几組固定 ϵ 值并改变 ρ 值的 β 与 f 的理論关系曲线，利用实验曲线和这些理論曲线对比，使它們在形状和 β 的漸近值上都重合，即可确定出 ρ 和 ϵ 值。實驗證明，在灰岩充水地带， ρ 值减低， ϵ 值增高。

以上几种划分异常的方法都沒有考慮到繞射現象。繞射現象正在研究中。假如能有考慮繞射現象在内的划分异常的方法，将会大大扩大方法的应用范围。

(二) 圈定异常位置 (在剖面上的位置) 的方法，在目前只有“交会法”。它是以无线电波的直线传播为基础的 (忽略繞射現象)。在阴影边界較清晰时，可将发射点 (或接收点) 和阴影的两边界点用射

线連接起来，矿体即在所划定的扇形区域内。对若干个发射点同时作出其扇形区域，这些扇形区域交会的地方，即是矿体在剖面上的位置。由交会法所定的异常区域，还能看出矿体的大概輪廓（在剖面上的形状）。在阴影边界模糊从而难于定出扇形区域的情况下，可将发射点与阴影中心用射线連接，这样各射线交会的地方，就是异常中心在剖面上的位置。

六 在地质勘探上的应用

在苏联，无线电波透視法已在許多矿区作了大量試驗，大部分地区都得到了肯定結果，只在某些地区，本方法的应用受到了限制^[14]。所作矿区分布于科拉半島、阿尔泰成矿区、烏拉尔、南哈薩克、外貝加尔、北极地帶及滨海地区等全国各地主要金属矿区。所作矿床有多金属矿床、銅鎳矿床、鋁土矿床、鐵矿床、稀有金属矿床及鉬矿床等。由于試驗的成功，引起了生产部門的很大兴趣。本集所选文章即报导了这些試驗的一部分。

根据試驗，达耶夫等^[7]将苏联金属矿床 按无线电 波透視法的 适用程度分为三种类型：

1. 围岩电性均匀且围岩电阻率为几千欧 姆米的 矿床，如卡腊山脉，克拉斯諾亚尔斯克边区，外貝加尔区等地多金属矿床就是。这种类型的矿床应用透視法最为合适。

2. 围岩岩性和电性不均匀的矿床，例如围岩为高电阻率灰岩和低电阻率（二、三百欧姆米左右）砂岩的矿床（如烏拉尔之图里英斯克矿床，捷秋赫矿群等）。这种矿床应用无线电波 透視法有一定 困难，但还是可能的。

3. 具有低电阻率围岩（围岩电阻率为二、三百 欧姆米左右）的 矿床（如中烏拉尔之含銅黃鐵矿床，外貝加尔之薩文斯克矿床，这种矿床上使用无线电波透視法尚未取得成果。

根据在各矿床試驗的結果，无线电波透視法的地质作用大概有以下几方面：

1. 寻找钻孔間或坑道間 被遗漏的良导电性盲矿体，并圈定其位

置；或确定钻孔間或坑道間无矿。由此，本方法的应用在某些情况下可以放稀勘探钻探网。

例如在卡拉苏克多金属矿床^[7]，矿体产于斑岩岩脉和灰岩的接触带上，矿体很小，厚度一般不大于1米，沿走向长仅几米，向下延伸30—170米。探寻这样的盲矿体，必须进行大量的山地工程，耗费昂贵。因此在这种情况下应用透視法具有很大意义。用山地工程对六个透視法异常进行检验，有五个见矿。如文章^[7]中图5和图6所示，在利用交会法圈定出矿体位置后，经山地工程检验，果然在距平巷1.5米处有一截面为1×0.5米的矿体存在。

由于透視法可以研究钻孔間的空間，故在某些情况下可以放稀勘探钻探网。例如在科拉半島，围岩电阻率较高，透視距离較远，故可以将孔距放稀到200米或更稀一些^[21]。

2. 圈定已被揭露（被单个钻孔或坑道）的矿体，确定其大致倾向和上下边界；或确定两钻孔間矿的連接問題。

例如在阿尔泰銅矿床上^[10]，如文^[10]中图1所示，62号钻孔钻穿了矿体，根据地质資料推測，此矿体产状平緩，应在68号孔附近被断层切割。但无线电波透視的結果却与此結論不符，并划出了与地质推論絕然不同的矿体上部边界（^[10]图1,A）；后来在62号和68号孔之間打了74号孔，証明矿体产状較为复杂，而透視法所确定之矿体上部边界，与实际情况是相符的（見^[10]图1,B）。在同一矿床上的63号孔和96号孔之間进行的无线电波透視，解决了96号孔所揭露的矿体的走向問題。根据钻探資料，63号孔被认为是无矿的，而96号孔所揭露的矿体在两孔間的位置是不清楚的。根据透視結果，认为該矿体从96号孔一直延伸到63号孔，其主要部分在63号孔旁被石英鈉长斑岩岩墙所切斷（見^[10]图2）。这些結果与测井資料及充电法資料很好地符合。

又如在中烏拉尔的哈欣鐵矿床上^[4]，根据9号孔和20号孔之間的无线电波透視，便可說明該两孔所揭露的矿体是不連續的，它們呈巢状聚集，在钻孔附近便尖灭了（見^[4]图3）。

利用钻孔到地面的透視，亦可确定被揭露的矿体在剖面上的形状。例如在北极圈內一个矿床上^[5]，根据从1004孔到地面的透視，可

以确定被1004孔所揭露矿体的上部边界，也能对矿脉的向下延伸作出某些估计（见^[5]图3和图4）。

3. 利用高频的特点，区分浸染状矿。

例如在捷秋赫苏维埃第二矿区实验时^[7]，根据参数测定的资料，被坑道揭露的浸染矿体和围岩的电阻率差别不大。对该浸染矿体进行透视的结果表明，在使用较低的频率（0.75和1.8兆赫）时，该矿体没有反映出来；随着频率的增高，异常越来越清晰，在频率达16和20兆赫时，异常已非常清晰可靠了（见文^[7]图2）。

4. 研究断裂带及其它与成矿有关的构造。

莫斯科地质勘探学院物探教研室曾在铀矿床上实验了无线电波透视法，在已知矿带上和圈定被坑道揭露的矿带方面作了试验。试验表明，矿带比围岩的吸收大2—3倍，并且发现了吸收系数和铀矿含量的相互关系。这主要是因为含矿带的裂隙发育，热液蚀变和黄铁矿化现象比围岩大，最强矿化带又常大量含水；而且裂隙、蚀变及黄铁矿化现象都随铀矿含量增加而加强。由此说明利用透视法还可以间接找矿。

另外在断裂带上也进行过试验工作，证明断裂带处的吸收系数增大（见文^[11]图9）。

5. 发现喀斯特溶洞及研究喀斯特化及充水问题。

早在1931年福里赤（V. Fritsch）就在捷克中部的喀斯特地区进行过试验。根据测定，推断有大的喀斯特溶洞，后来已被证实，且其位置与推断大致相符^[22]。另外，莫斯科大学地球物理教研室在北乌拉尔的铝土矿床上作了试验。试验表明，在破碎和喀斯特化非常发育的地段，吸收增大，在充水地段，吸收更大。因此，无线电波透视法对这些问题的研究是有成效的。

综上所述，无线电波透视法因为有这些地质作用，其中有些是它的独到之处，而且因为它能勘探深部矿体，在地下、干扰小等特点，所以在勘探阶段利用它有很大意义。但它还有许多问题正在研究或需进一步研究。例如正常场的理论研究问题，岩石的高频电性问题，绕射的理论及模型研究问题，人工导体干扰及电缆天线效应的消除问