

对"用非稳定流混合抽水试验确定含水层水文地质参数的方法"一文的意见

张满贵 高敬亮

为了方便起见,现以A 层水位高于B 层水位,混合抽水时,A 层、B 层水位降和流量均为正值的情况为例(如图 1)分析如下。

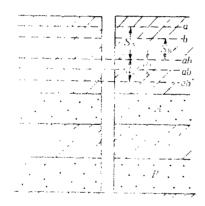


图 1

设 a 、 b 分别为 A 层和 B 层静止水位; ab、ab'、ab" 分别为混合抽水试验时三次降深的稳定动水 位; 其它符号所代表的意义与《方法》同。

当进行三次定降深的混合抽水试验时,《方法》令5 时刻的混合流量及4、8 两层的分层流量分别为:

$$Q_1 = q_{A_1} + q_{B_1}$$
 (第一次降深)
$$\begin{cases} Q_1' = q'_{A_1} + q'_{B_1} \text{ (第二次降深)} \\ Q_1'' = q''_{A_1} + q''_{B_1} \text{ (第三次降深)} \end{cases}$$
 $Q_1' = q_{A_1} + q_{B_1} \text{ (1 + } \frac{d_1}{S_B} \text{)}$

$$Q_1'' = \lambda_1 q_{A_1} + q_{B_1} \text{ (1 + } \frac{d_2}{S_B} \text{)}$$

解方程组得《方法》中(5)式。

$$q_{A1} = \frac{Q_1'' - Q_1 - \frac{d_2}{d_1}(Q_1' - Q_1)}{\lambda_2 - 1 + \frac{d_2}{d_1}(1 - \lambda_1)}$$

在上述方程组中,实际上 $\lambda_1 = 1 + \frac{d_1}{S_A}$ 及 $\lambda_2 = 1 +$

 $\frac{d_2}{S_4}$, 将其代入 (5) 式, 分母得:

$$1 + \frac{d_2}{S_A} - 1 + \frac{d_2}{d_1} \left(1 - \left(1 + \frac{d_1}{S_A} \right) \right) = 0$$

可见(5)式及由该式所得出的(7)式 5==

$$\frac{d_1q_{B_1}}{Q_1'-\lambda_1q_{A_1}-q_{B_1}}$$
都是不能成立的。

就上例而言,当混合抽水时,含水层 4的第二、三次水位降深值,与其第一次降深值 SA 之差 d1 及 d2, 也是含水层 B 的相应降深值之差。《方法》用 降深比 d1、 d2 及降深差 d1、 d2 建立的前述第二个方程组,如不采用降深比 d1 及 d2,而改用降深差 d1 及 d2,表示,按《方法》规定条件,第二个方程组可改写为;

$$\begin{cases} Q_{1} = q_{A1} + q_{B1} \\ Q'_{1} = q_{A1} \left(1 + \frac{d_{1}}{S_{A}} \right) + q_{B}, \left(1 + \frac{d_{1}}{S_{B}} \right) \\ Q''_{1} = q_{A1} \left(1 + \frac{d_{2}}{S_{A}} \right) + q_{B} \left(1 + \frac{d_{2}}{S_{B}} \right) \end{cases}$$

ती .

$$Q_{1} = q_{A_{1}} + q_{B_{1}}$$

$$Q'_{1} - Q_{1} = q_{A_{1}} \frac{d_{1}}{S_{A}} + q_{B_{1}} \frac{d_{1}}{S_{B}}$$

$$Q''_{1} - Q_{1} = q_{A_{1}} \frac{d_{2}}{S_{A}} + q_{B_{1}} \frac{d_{1}}{S_{B}}$$

在该方程组后两式中。

$$\frac{d_1}{S_A}: \frac{d_2}{S_A} = \frac{d_1}{S_B}: \frac{d_2}{S_B} = \frac{Q_1' - Q_1}{Q_1'' - Q_1} = \frac{d_1}{d_2}$$

可见后两式为同解方程。在上述方程组中,用两个方程,求解 q_{A_1} 、 q_{B_1} 及 S_B 三个未知数,一般是不可能的。

当混合抽水某次降深的混合动水位高于 B 层静止水位,以及 B 层水位高于 A 层水位等情况,其结果与上侧完全相同,不再赘述。 (下转第19页)

关于"计算渗入系数新经验公式"的讨论

杨树山 李保中

几年来,一些生产单位利用了李传读在"计算 渗入系数 新经验公式及其应用""一文提出的公式 计算降水入渗系数。如华北有的省份采用该公式估算山区降水入渗系数。其 具体计算结果,石灰岩地区,一般降水渗入系数都在 0.75以上,还有一些地区高达 0.9 以上,其他岩类岩石分布地区,求出的降水渗入系数也在0.50—0.60 以上。运用上述渗入系数估算的地下水资源,比其他常用的地下水资源评价方 法计算的地下水资源大二、三倍以上。针对上述问题,有必要对计算渗入系数的"新经验公式"进行讨论。

按"新经验公式"所指的渗入系数 (α) 的定义

$$a = \frac{Q}{r} \tag{1}$$

式中 x ——年降水量; Q ——年渗入量。 在没有外来地表水情况下;

$$Q = x - y - z$$

式中y---年地表水流出量; s----年蒸发量。 于是

$$\alpha = \frac{x - y - s}{x} \tag{2}$$

则得 $h=s+\alpha x$ (3)

如能证明(3)式基本上为一直线方程式,就能较方便 地推导出求α的公式来。原作者便利用 h、 x 的 观测资料点 绘了散点图。并根据1969、1971、1972年三组 h、 x 观 测资 料,得出 h、 x 之间存在线性关系的结论。并认为蒸 发 量 s 是每年大致相同的数值,近于常数,作为系数的 α 视 为近似 的常数。

我们认为,上述方程有进一步讨论的必要。

- 1. 在原作者假定 ε 与α是常数的前提下, (3) 式 的物 理意义与回归直线方程的系数的意义不同。
- h、 x 两个变量间存在着线性关系, 从统 计得出的直线 回归方程的一般形式为。

$$h = b + ax \tag{4}$$

而回归系数 b 与 a 是该回归直线的截距与斜 率,该式根本不

(上接第12页)

因两含水层的分层抽水流量,不能用上述方程求出,《方法》中提出的用混合流量中分层流量体积比, "大致了解 A、B 两含水层的水质情况"的计算方法

"大致了解 A、B 两合水层的水质情况"的计算方法 无从实现。另外,第二合水层的静止水位,同样不能 用上述方程求出,这样就无法判别混合抽水时,是否 只有一个含水层出水,其水质与另一含水层无关的问题。 用考虑蒸发量 z 就可建立。分析(3)式与(4)式可知,这是两个完全不同的方程,(3)式是均衡方程(或理论方程),必须考虑 z 项,且 h 与 x 之间是函数关系,而(4)式是回归方程(或经验方程),h 与 x 之间的关系是统计关系。其方程中的回归系数完全由变量 x 、h 之间的统计关系 决定的,不具有物 理意义。

2. 从数理统计学上讲,在散点图上只有三个点就确定一条"直线",是缺乏根据的,况且这三个"样本"点对"母体"的代表性并不十分好。据济南市降水量来署,1969年、1971年、1972年三年的降水量,无论是采用两年降水量(0.44:1-1+0.62:1)还是采用当年降水量,它们都是处于平水年,未能包括丰水年情况及枯水年情况。因此,这三个点确定的"直线",难于保证对其他各点也成立。只是由于原试验地段降水量等观测时间太短,无法具体点绘其他年份hi与zi散点图。但统计要求"样本"至少大于变量个数的 5 倍,显然原"直线方程"的建立没有满足这一前提。

3. 关于蒸发量。在推导"公式"时,原作者不止一处提到"经验证明,蒸发量 * 是每年大致相同的数值",但同时,原作者也注意到"而实际每年 a、 * 也不会完全相同",所以又进一步指出"把 a、 * 各年的近似数值当作常数在客观上是否完全合理,仍是需要进一步研究的问题"。

根据子牙河水系各水文站水面蒸发资料分析,可以看出不但不同地区水面蒸发量不同,就是同一地区,不同年份水面蒸发量差别也很大,观测系列较长的朱庄站与微水站,蒸发量大的年份与蒸发量小的年份相差近一倍(3185.4—1532.9毫米,2830.8—1437.2毫米)。而太行山区其他水系,水面蒸发量不同年份之间的差别也与此类似。因此说,原文作者为了推导公式的方便,把难于观测的总蒸发量简化为"常量",恐怕与客观实际出人较大。这样,原作者推导公式的前提就难于存在,"新经验公式"就需要改进。

笔者认为,即使两含水层的抽水流量和第二含水层的静止水位能够求出,也还存在着当两含水层地下水进行混合后,有可能产生化学变化,以及由于所采取的混合水样中,两含水层水体积比,未必能和混合抽水时所抽出两含水层的水量比相同等问题。

在确定只有某层出水的情况下,出水层的水质问题,当然是可以探求的。但抽水时间要长,以避免受井中原贮存地下水的影响。

 [《]水文地质工程地质科技情报》,1973年,第4期。