Application des essais Lefranc à l'évaluation du coefficient d'anisotropie hydraulique des sols aquifères

Maurice CASSAN SA Fondasol Études BP 767 84035 Avignon Cedex 3 Résumé La détermination du coefficient d'anisotropie des sols n'a été réalisée jusqu'à présent qu'en laboratoire et, compte tenu des difficultés expérimentales, ce paramètre important n'est pris en compte, dans les projets, qu'à partir de valeurs estimées et non mesurées. Il semble que les essais Lefranc, réalisés in situ, pouvaient très bien se prêter à une évaluation pratique de ce coefficient. En effet, l'influence de l'élancement des cavités sur les résultats de l'essai, nulle en milieu isotrope, devient importante en présence d'anisotropie. On a alors montré qu'en faisant varier cet élancement en un même point d'un massif, on pouvait déterminer le coefficient d'anisotropie moyennant une procédure appropriée qu'on a définie. On a également établi les formules explicitant ce coefficient pour toutes les formes usuelles

de cavités Lefranc et donné en annexe les tables numériques permettant le dépouillement des essais.

Estimation of the hydraulic anisotropic factor for aquifer soils by application of Lefranc test

bstract

 To date, the evaluation of the anisotropic factor value of soils has been carried out by laboratory test results and, considering the experimental difficulties, this fundamental factor has only been taken into account from estimations but not measurements in project designs.
 We have then considered that the estimation of this very factor

could be carried out through *in situ* Lefranc test results. Actually, the influence of the cavity's height on the test results, that in ineffective for an isotropic soil, becomes sensible in case of anisotropic soil conditions.

The purpose of this analysis consists in the evaluation of the anisotropic factor value by quantifying the influence of the cavity's height variation according to an appropriate test procedure described below.

Formulae that clarify this factor for usual shapes relative to the Lefranc tests cavities have been estiablished as well, and numerical tables making the test analysis possible are given in appendix.

NDLE: L'article proposé peut faire l'objet d'une discussion dans un délai de trois mois après sa parution.

REVUE FRANÇAISE DE GÉOTECHNIQUE Nº 90 1e trimestre 2000



Anisotropie hydraulique des sols

Parmi toutes les difficultés que l'on rencontre dans les problèmes liés aux écoulements souterrains, qu'il s'agisse de l'évaluation de débits d'épuisement ou du tracé des réseaux d'écoulements particulièrement importants dans les études de stabilité, l'une des principales réside dans l'appréciation de l'anisotropie des sols.

En effet, les terrains sédimentaires sont constitués d'une superposition de couches de perméabilités différentes et comme, à l'origine, ces dépôts se faisaient horizontalement, il est évident que dans un tel milieu, toutes choses égales par ailleurs, les vitesses de percolation de l'eau soient différentes dans un écoulement vertical et dans un écoulement horizontal.

Tout le monde connaît les formules classiques qui permettent d'évaluer les coefficients de perméabilité équivalents, horizontal k_h et vertical k_v , d'un milieu formé de n strates, chaque strate étant constituée d'un matériau supposé homogène et isotrope. Plus rigoureusement et plus généralement d'ailleurs, la valeur de k_h correspond à un écoulement parallèle au plan de stratification et k_v à un écoulement perpendiculaire à ce plan (Fig. 1).

Si H_i et k_i désignent respectivement l'épaisseur et le coefficient de perméabilité de la strate de numéro i, on démontre facilement que l'on a :

$$\begin{split} k_{h} &= \frac{\sum k_{i}H_{i}}{\sum H_{i}} \\ k_{v} &= \frac{\sum H_{i}}{\sum \frac{H_{i}}{k_{i}}} \end{split} \tag{1}$$

On peut définir alors le coefficient d'anisotropie par le rapport :

$$\alpha = \frac{k_{h}}{k_{v}} = \frac{\sum k_{i}H_{i}\sum \frac{H_{i}}{k_{i}}}{\left(\sum H_{i}\right)^{2}}$$
(2)

Si toutes les strates ont la même épaisseur, on voit immédiatement que l'on a :

$$\begin{aligned} k_{h} &= \frac{1}{n} \sum k_{i} = \text{moyenne arithmétique de } k_{i} \\ k_{v} &= \frac{n}{\sum \frac{1}{k_{i}}} = \text{moyenne harmonique des } k_{i} \end{aligned} (3) \\ \alpha &= \frac{1}{n^{2}} \sum k_{i} \sum \frac{1}{k_{i}} \end{aligned}$$

Supposons, pour fixer les idées, que le milieu ne soit constitué que de deux couches d'égale épaisseur, on a alors :

$$\alpha = \frac{\left(k_1 + k_2\right)^2}{4k_1k_2} = \frac{\left(k_1 + k_2\right)^2}{\left(k_1 + k_2\right)^2 - \left(k_1 - k_2\right)^2}$$

d'où :

$$=\frac{1}{1-\left(\frac{k_1-k_2}{k_1+k_2}\right)^2}$$

On voit donc que α est plus grand que l'unité quelles que soient les valeurs de k₁ et k₂. Cette propriété se démontre dans toute sa généralité pour les dernières formules (2) et (3). Il en résulte qu'en terrain sédimentaire stratifié, on a toujours :

 $k_h > k_v$

Dans le cas où les strates sont suffisamment épaisses pour que l'on puisse, soit y prélever des échantillons intacts, soit, de préférence, y réaliser des essais d'eau *in situ*, le problème de l'anisotropie est facilement résolu comme on vient de le voir. Mais il faut faire très attention à l'utilisation de ces formules car elles ne sont valables que lorsqu'on est certain que l'eau puisse traverser toutes les couches, ce qui est, par exemple, le cas du pompage dans un bâtardeau dont la fiche par rapport au fond de fouille pénètre profondément dans le milieu. Lorsqu'il n'en est pas ainsi, c'est souvent la première couche ou à la rigueur les deux premières qui régissent l'écoulement.

Il ne faut pas croire que les contrastes de perméabilité significatifs ne concernent que les sols stratifiés constitués d'alternances de couches argileuses ou limoneuses et de dépôts granulaires. Ces contrastes peu-



vent également s'observer dans les sols granulaires eux-mêmes en fonction de leur granulométrie comme on peut s'en rendre compte à partir de la formule de Hazen :

$k (m/s) = (d_{10} cm)^2$

dans laquelle d_{10} est le diamètre donnant un passant de 10 % sur la courbe granulométrique.

On voit alors que si deux formations granulaires ont des courbes granulométriques décalées d'un module logarithmique, leur perméabilité varie de deux puissances de dix. Sans aller aussi loin dans le contraste, une variation de d₁₀ de 1 à 3 entraîne une variation de k de l'ordre d'une puissance de 10. Certes l'utilisation de la formule de Hazen est limitée aux sables dont les diamètres des grains sont compris entre 0,1 et 3 mm [1] et

mètres des grains som complex sur dont le coefficient d'uniformité $CU = \frac{d_{60}}{d_{10}}$ est inférieur à

2, bien qu'on estime que l'on puisse déplacer cette limite jusqu'à 4 ou 5. Néanmoins, pour des sols granulaires de plus gros diamètre, l'influence de la granulométrie reste importante, ce qui explique que certaines couches de sable peuvent être considérées comme imperméables par rapport à des couches de graviers ou de graves grossières.

Lorsqu'on se trouve en présence d'un sol très finement stratifié constitué par exemple par une alternance de couches d'argiles et de sable d'épaisseur millimétrique, on se rapproche du schéma correspondant aux relations (3), mais il est très difficile de mesurer directement les perméabilités de chaque strate. On ne peut alors que tenter une mesure globale des perméabilités horizontales et verticales équivalentes.

Mais une telle anisotropie existe également dans des formations sédimentaires apparemment homogènes, comme par exemple certains massifs de sables ou de sables et graviers, à cause de leur mise en dépôt par strates successives horizontales. On dit alors que l'on se trouve en présence d'un milieu homogène anisotrope.

Pour les terrains finement stratifiés ou pour les terrains homogènes anisotropes la détermination de k_h et de k_v peut se faire en laboratoire, mais il ne s'agit là que de mesures ponctuelles dont les valeurs sont peu représentatives du sol en place.

On se propose d'examiner ici dans quelle mesure les essais *in situ* de type Lefranc pourraient permettre une évaluation plus fiable de α , k_h et k_v .

Essais Lefranc en terrain homogène isotrope

Rappelons [3] que l'essai Lefranc, qui est régi par la norme Afnor NF-P 94132 (juin 1992), consiste à provoquer la percolation de l'eau à travers la paroi d'une cavité aménagée dans le sol, sous l'effet d'un gradient hydraulique provoqué soit par pompage soit par injection gravitaire d'un débit d'eau constant dans cette cavité (Fig. 2). Si B et L désignent respectivement le diamètre et la hauteur de la cavité, on démontre qu'en milieu isotrope la relation qui, à tout instant et *a fortiori* lorsque le régime permanent est atteint, relie le débit Q, pompé ou injecté, d'une part à la charge h génératrice de l'écoulement et d'autre part au coefficient de perméabilité k est :

$$Q = m k h B$$



où m est un nombre sans dimension appelé coefficient de forme qui n'est fonction que de l'élancement de la cavité défini par le rapport $\lambda = \frac{L}{B}$ lequel peut varier de B

zéro pour le disque limitant le fond du forage, jusqu'à des valeurs aussi grandes que l'on veut.

Le coefficient de forme m (λ) de la cavité dans le milieu réel a été explicité analytiquement [3] et son expression dépend de la forme géométrique que l'on peut attribuer à cette cavité.

C'est ainsi que l'on peut répartir les cavités en fonction de l'élancement λ en cinq familles géométriques, à chacune desquelles correspond un coefficient de forme différent conformément au tableau I ci-après :

Parmi ces cinq familles, la quatrième, c'est-à-dire celle de l'ellipsoïde de révolution aplati, est illusoire car ses coefficients de forme sont inférieurs à 2,44, alors que pour la cavité de hauteur nulle (disque limitant le fond du forage) le coefficient de forme est égal à 2. On voit donc que, lorsque λ est inférieur à 0,3, l'ordre de grandeur des coefficients de forme reste voisin de 2. On peut alors admettre raisonnablement que l'on se trouve dans le cas du disque circulaire.

La relation (4) et les formules du tableau I, qui sont normatives et qui sont, par conséquent, utilisées en permanence pour évaluer k, supposent que le milieu est homogène et isotrope. Or, comme on l'a vu précédemment, l'isotropie est tout à fait exceptionnelle et le cas général est celui des sols anisotropes, même s'ils sont homogènes. Il en résulte que la valeur de k obtenue conformément à la norme, à partir de la relation (4), est une valeur intermédiaire entre k_h et k_v .

Si, dans une même cavité, on effectue plusieurs essais avec, pour chaque essai, un débit Q différent entraînant par conséquent une valeur de h différente, les rapports <u>Q</u> resteront constants que le sol soit <u>h</u> isotrope ou anisotrope. En revanche, si on fait varier la hauteur de la cavité et si, pour chaque hauteur, on procède à des essais Lefranc avec, pour chacun d'eux, un

l'autre, lorsque le terrain est anisotrope, alors qu'elles resteront constantes dans un terrain isotrope.

débit différent, les valeurs Q varieront d'un essai à

TABLEAU I Familles géométriques des cavités Lefranc.

Familles géométriques	Élancements	Coefficient de forme m (λ)
Ellipsoïde de révolution allongé	$\lambda \ge 1,5$	$\frac{2\pi\lambda}{\mathrm{Argsh}\lambda}$
Sphère	$1,5 > \lambda > 0,7$	$\pi\sqrt{4\lambda+1}$
Demi-sphère	$0,7 \ge \lambda > 0,3$	$\pi\sqrt{\frac{4\lambda+1}{2}}$
Ellipsoïde de révolution aplati	$0,3 \ge \lambda > 0$	$\frac{\pi\sqrt{1-4\lambda^2}}{2\text{Arc}\cot g\left(2\lambda+\sqrt{4\lambda^2+1}\right)}$
Disque circulaire	0	2

3

Essais Lefranc en terrain homogène anisotrope : évaluation du coefficient d'anisotropie

3.1

Principe de la méthode

Dans un essai Lefranc réalisé en terrain homogène mais anisotrope, on a bien le sentiment, d'après les considérations précédentes, que plus la longueur de la cavité est importante par rapport à son diamètre, plus la valeur globale de k devra être voisine de k_{p} , et qu'inversement pour une hauteur nulle (disque de fond) la valeur de k se rapprochera de k_{v} . Mais il est faux de conclure hâtivement qu'un essai par le disque de fond de forage permet de mesurer le coefficient de perméabilité verticale et qu'un essai dans une cavité de très grande hauteur permet d'atteindre une valeur convenable de k_{p} .

Cette influence du coefficient de forme sur l'évaluation du coefficient de perméabilité équivalent k permet de penser qu'en réalisant deux essais avec des cavités de longueur différentes on devrait pouvoir approcher une valeur tout à fait représentative du coefficient d'anisotropie.

C'est effectivement ce qu'a fait Schneebeli en 1954 [6] mais en se limitant à de faibles élancements (de l'ordre de $\lambda \le 2$) vraisemblablement parce que les expressions analytiques des coefficients de forme étaient, dans ce cas, plus simples. On estime qu'il faut, au contraire, raisonner sur des cavités allongées de façon à pouvoir faire varier le coefficient de forme dans des proportions significatives pour obtenir des résultats suffisamment contrastés.

En effet, les essais Lefranc sont réalisés en général dans des forages dont le diamètre excède rarement 200 mm, la valeur la plus courante étant de l'ordre de 120 mm. Pour ce dernier diamètre, d'après Schneebeli, on devrait faire varier la longueur des cavités entre 12 cm et 24 cm. Lorsqu'on sait ce qu'est un chantier de forage, on voit bien qu'il est difficile, surtout si la cavité est profonde, de pouvoir connaître l'élancement et, par voie de conséquence, le coefficient de forme avec une précision suffisante. En revanche, si l'on part d'un élancement de 4, c'est-à-dire d'une cavité d'environ 0,50 m de longueur et que l'on adopte, pour le deuxième essai, un élancement de 10, soit 2,5 fois plus, on est conduit à réaliser une cavité de 1,20 m de hauteur plus facile à définir qu'une cavité de 0,25 m.

Par ailleurs, on peut être très réservé sur la représentativité de l'essai réalisé dans une cavité de hauteur nulle (disque de fond de trou) car une telle cavité est très difficile à réaliser. Si, par exemple, on opère par pompage, on ne sait jamais s'il ne s'est pas produit en fond de trou un phénomène de renard qui, bien que faible, peut altérer la représentativité des mesures.

On montrera plus loin qu'il est hautement souhaitable que les élancements ne descendent pas au-dessous de 1,5.

Le principe de la méthode consiste à transformer par l'affinité définie dans l'annexe 1, le milieu réel anisotrope en un milieu fictif isotrope, qu'on appellera *milieu transformé*, et on choisit, dans le cas présent, les rapports d'affinité qui permettent de conserver les distances verticales, c'est-à-dire qu'on utilise les formules [8] de l'annexe 1.

Dans le milieu transformé, homogène et isotrope, l'équation de l'essai Lefranc [4] s'écrit :

$$Q' = m' k' h' B'$$
 (5)

avec par conséquent, en faisant apparaître le coefficient d'anisotropie $\boldsymbol{\alpha}$:

$$\begin{aligned} \mathbf{k}' &= \mathbf{k}_{v} \\ \mathbf{B}' &= \frac{\mathbf{B}}{\sqrt{\alpha}} \\ \mathbf{h}' &= \mathbf{h} \\ \lambda' &= \frac{\mathbf{L}'}{\mathbf{B}'} &= \frac{\mathbf{L}}{\mathbf{B}} \sqrt{\alpha} = \lambda \sqrt{\alpha} \\ \mathbf{Q}' &= \frac{\mathbf{Q}}{\alpha} \end{aligned} \tag{6}$$

Le coefficient de forme m' du milieu transformé n'est fonction que de l'élancement de la cavité dans ce milieu, c'est-à-dire de $\lambda\sqrt{\alpha}$. Or, le coefficient d'anisotropie étant supérieur à l'unité, et cela dans des proportions qui peuvent atteindre des valeurs importantes, l'élancement transformé $\lambda\sqrt{\alpha}$ peut devenir nettement supérieur à l'élancement λ de la cavité réelle. Le tableau du paragraphe 2 montre alors que la cavité du milieu transformé peut appartenir à une famille géométrique différente de celle de la cavité réelle, et que, par conséquent, les coefficients de forme de ces deux cavités risquent ne pas avoir la même expression mathématique.

Ainsi donc, le coefficient de forme de la cavité transformée n'est pas forcément obtenu en transformant le coefficient de forme de la cavité réelle par l'affinité adoptée. Le seul cas où l'on est certain que les deux cavités réelle et transformée appartiennent à la même famille géométrique est celui des cavités réelles allongées caractérisées par $\lambda > 1,5$, car on a alors toujours $\lambda\sqrt{\alpha} > \lambda > 1,5$. Dans tous les autres cas, il faudra être très vigilant comme on le verra plus loin.

Dans ce qui suit, on désigne par m $(\lambda\sqrt{\alpha})$ le coefficient de forme de la cavité transformée, sans perdre de vue que pour $\lambda < 1,5$, ce coefficient risque de ne pas avoir la même expression mathématique (au facteur $\sqrt{\alpha}$ près) que le coefficient de forme m (λ) de la cavité réelle.

L'équation (5) s'écrit alors :

$$\frac{Q}{\alpha} = m \left(\lambda \sqrt{\alpha} \right) k_v h \frac{B}{\sqrt{\alpha}}$$

soit encore, puisque $\alpha k_v = k_h$:

$$Q = \frac{m(\lambda \sqrt{\alpha})}{\sqrt{\alpha}} k_{h} hB$$
(7)

d'où l'on tire :

$$k_{h} = \frac{Q\sqrt{\alpha}}{m(\lambda\sqrt{\alpha})hB}$$
(8)

En comparant les équations (4) et (7) on voit que :

$$\frac{k_{h}}{k} = \frac{m(\lambda) \cdot \sqrt{\alpha}}{m(\lambda \sqrt{\alpha})}$$

On constate alors qu'en terrain anisotrope homogène, c'est-à-dire en terrain où α est constant, le coefficient de perméabilité tel qu'on l'évalue de façon réglementaire avec l'essai Lefranc normalisé est fonction de l'élancement de la cavité, ce qui ne peut lui conférer une valeur intrinsèque. Mais il est bien évident qu'en terrain homogène et isotrope, la valeur de k est indépendante de cet élancement. Toutefois, c'est précisément cette influence de la forme de la cavité en terrain anisotrope qui, pour gênante qu'elle puisse paraître, va permettre d'évaluer le coefficient d'anisotropie du sol et, par voie de conséquence, les coefficients de perméabilité horizontale et verticale.

Supposons, en effet, que l'on réalise au même point deux essais Lefranc, le premier avec une cavité d'élancement λ_1 et sous un débit Q_4 , le second avec une cavité d'élancement $\lambda_2 = n\lambda_1$ et sous un débit Q_2 , et que, dans les deux cas le régime permanent ait été atteint. Désignons par h_1 la hauteur d'eau stabilisée sous le débit Q_1 dans le premier essai, et par h_2 la valeur stabilisée dans le deuxième essai sous le débit Q_2 .

Si le régime permanent n'est pas atteint dans l'un des deux essais ou dans les deux, on sait que l'interprétation en régime transitoire [3, 4] permet d'évaluer pour chacun des essais les coefficients de perméabilité apparents, et, par voie de conséquence de calculer les valeurs de h_1 et h_2 correspondant au régime permanent à partir de la relation [4]. Ainsi donc, dans tous les cas, les valeurs de h_1 et h_2 sont connues.

On peut alors écrire :

$$Q_{1} = \frac{m(\lambda_{1}\sqrt{\alpha})}{\sqrt{\alpha}}k_{h}h_{1}B$$
$$Q_{2} = \frac{m(\lambda_{2}\sqrt{\alpha})}{\sqrt{\alpha}}k_{h}h_{2}B = \frac{m(\lambda_{1}\sqrt{\alpha})}{\sqrt{\alpha}}k_{h}h_{2}B$$

d'où l'on tire :

$$\frac{h_1 Q_2}{h_2 Q_1} = \frac{m \left(n \lambda_1 \sqrt{\alpha} \right)}{m \left(\lambda_1 \sqrt{\alpha} \right)} \tag{9}$$

où, d'après ce qu'il a été dit précédemment, m $(\lambda_2 \sqrt{\alpha})$ et m $(\lambda_1 \sqrt{\alpha})$ n'ont pas forcément la même expression mathématique.

Le problème se ramène donc finalement à la résolution d'une équation de la forme :

$$q = f(n, x)$$
 (10)

dans laquelle :

$$n = \frac{\lambda_2}{\lambda_1}$$
 $x = \lambda_1 \sqrt{\alpha}$ d'où $\alpha = \left(\frac{x}{\lambda_1}\right)^2$;

 λ_1 et n sont connus puisque ce sont les données géométriques des cavités de filtration ;

q est connu puisque ne dépendant que des débits, des variations de charge qui sont des valeurs expérimentales, et éventuellement d'un facteur numérique lié à l'expression du coefficient de forme des cavités.

Comme les expressions analytiques des coefficients de forme sont parfaitement connues (cf. *supra*) l'équation (9) peut être facilement explicitée et résolue, soit analytiquement dans certains cas, soit numériquement.

Ayant ainsi évalué α , les formules (7) ou (8) permettent de calculer le coefficient de perméabilité horizontale.

On remarquera que l'équation fondamentale (9) ne dépend que de l'élancement $\lambda_i\sqrt{\alpha}$ des cavités dans le milieu transformé.

3.2

Cavités allongées en milieu indéfini

On a vu que les cavités cylindriques allongées sont celles dont l'élancement $\lambda = \underline{L}$ est supérieur à 1,5 aussi bien dans le milieu réel que transformé. On les assimile à des ellipsoïdes de révolution allongés de même axe que le forage et dont les foyers sont les centres des deux cercles qui les limitent.

Leur coefficient de forme a pour expression :

$$m(\lambda) = \frac{2\pi\lambda}{\ln(\lambda + \sqrt{\lambda^2 + 1})} = \frac{2\pi\lambda}{\operatorname{Argsh}\lambda}$$
$$m(n\lambda_1\sqrt{\alpha}) = \frac{2\pi n\lambda_1\sqrt{\alpha}}{\operatorname{Argsh}(n\lambda_1\sqrt{\alpha})}$$
$$m(\lambda_1\sqrt{\alpha}) = \frac{2\pi\lambda_1\sqrt{\alpha}}{\operatorname{Argsh}(\lambda_1\sqrt{\alpha})}$$

d'où:
$$\frac{m(n\lambda_1\sqrt{\alpha})}{m(\lambda_1\sqrt{\alpha})} = \frac{nArgsh(\lambda_1\sqrt{\alpha})}{Argsh(n\lambda_1\sqrt{\alpha})}$$

L'équation (9) s'écrit alors :

$$\frac{h_1 Q_2}{n h_2 Q_1} = \frac{\operatorname{Argsh}(\lambda_1 \sqrt{\alpha})}{\operatorname{Argsh}(n \lambda_1 \sqrt{\alpha})}$$
(11)

et l'équation (10) prend la forme :

$$q = \frac{\text{Argsh x}}{\text{Argsh (nx)}}$$
(12)

avec : $q = \frac{h_1 Q_2}{n h_2 Q_1}$

L'équation (12) ne peut être résolue que numériquement et l'on pourra utiliser à cet effet les courbes de la figure 3 ou les tables numériques 1 de l'annexe 2.

On en déduit :

$$\alpha = \left(\frac{x}{\lambda_1}\right)^2$$

La relation (8) devient :

$$\frac{k_{h}}{k_{i}} = \frac{\text{Argsh}(\lambda_{i}\sqrt{\alpha})}{\text{Argsh}\lambda_{i}}$$
(1)

et de l'équation (7) on tire :

$$k_{h} = \frac{Q_{i}Argsh(\lambda_{i}\sqrt{\alpha})}{2\pi\lambda_{i}h_{i}B}$$

avec: i = 1 et 2.

Les deux valeurs de k_h ainsi obtenues doivent être sensiblement égales. S'il en est effectivement ainsi, c'est que le terrain est homogène conformément à l'hypothèse de base. Dans le cas contraire, c'est que le terrain est non seulement anisotrope, mais également hétérogène. Il faut alors reprendre les essais avec des poches de plus faible hauteur, ce qui n'est pas toujours possible, car l'expérience montre que, souvent, lorsqu'on a fini de dépouiller les essais, le matériel n'est plus sur le chantier !

On sait, par ailleurs, que les essais Lefranc sont souvent perturbés par des phénomènes parasites. C'est pourquoi, on estime que dans une procédure d'expérimentation en vue de déterminer le coefficient d'anisotropie, il serait souhaitable de prévoir la réalisation au même point d'au moins trois essais Lefranc avec trois élancements différents, ce qui permettrait d'obtenir trois évaluations de α et de k_h.

Les courbes représentatives de l'évolution de $\frac{K_h}{k}$ en fonction du coefficient d'anisotropie α et de l'élance-

ment de la cavité λ (Fig. 4), montrent : – d'une part que les écarts entre k_h et k diminuent lorsque l'élancement augmente et qu'il faudrait un élancement très grand (théoriquement infini) pour que $k_h = k$;



REVUE FRANÇAISE DE GÉOTECHNIQUE Nº 90 1= trimestre 2000



Variation of $\frac{k_h}{k}$ according to $\alpha.$ Lengthened cavities.

– d'autre part que, toutes choses égales par ailleurs, les écarts entre $k_{\rm h}$ et k évoluent beaucoup moins rapidement lorsque α augmente ;

– enfin que, dans le domaine des valeurs réalistes de α et des élancements usuels des cavités d'essai, la valeur de k_h excède rarement 3 k, ce qui peut poser quelques problèmes compte tenu du fait qu'il est difficile de déterminer un coefficient de perméabilité à moins d'une demi-puissance de 10 près. Mais en revanche, dans cette plage de variation de $\frac{k_h}{k}$, les coefficients

d'anisotropie varient de 10 à 100. On voit donc tout l'intérêt que l'on a à augmenter le plus que l'on peut le contraste des élancements.

Cavités de faible hauteur en milieu indéfini

3.3.1

Analyse du problème

On appelle cavités de faible hauteur celles dont les élancements sont inférieurs à 1,5, et les expressions de leurs coefficients de forme ont été données dans le tableau précédent. Par rapport aux cavités allongées, le problème des cavités de faible hauteur se complique, car c'est pour de telles cavités que les coefficients de forme des domaines réel et transformé peuvent changer d'expression. Ce point va être examiner un peu plus en détail. Supposons donc que l'on réalise le premier essai Lefranc dans une cavité réelle dont l'élancement soit tel que $0,7 \ge \lambda_1 > 0,3$, ce qui correspond à une demisphère.

Pour que la cavité du milieu transformé appartienne à la même famille géométrique, il faut que l'on ait :

$$\frac{0,7}{\sqrt{\alpha}} \ge \lambda_1 > 0,3$$

Si par exemple $\alpha = 2$ (valeur minimale et quelque peu irréaliste) on obtient :

$$0.5 > \lambda_1 > 0.3$$

Avec un diamètre courant de forage B = 0,12 m, on est alors conduit à des cavités de longueurs comprises entre 6 et 3,6 cm. On ne dispose donc que d'une marge de manœuvre de l'ordre de 2 centimètres seulement, ce qui n'est pas significatif et impossible à respecter dans la pratique, surtout dans des forages profonds. Cette marge diminue encore si le coefficient d'anisotropie est supérieur à 2, ce qui est le cas général. Pour $\alpha = 4$, on a, en effet, $0,35 \ge \lambda_1 > 0,3$, c'est-à-dire des longueurs de cavité comprises entre 5,2 et 4,5 cm, soit une marge de 0,7 cm, ce qui est ridicule.

On peut donc admettre que, pratiquement, à toute cavité réelle de type hémisphérique correspond, dans le milieu transformé, une cavité de type sphérique et pouvant même atteindre le type ellipsoïdal si $\alpha > 5$. On aura donc en général :

$$0,7 \ge \lambda_1 > 0,3 \Longrightarrow 1,5 \ge \lambda_1 \sqrt{\alpha} > 0,7$$

En ce qui concerne le deuxième essai Lefranc, il doit être réalisé avec une cavité d'élancement λ_2 significativement plus grand que λ_1 et, en tout état de cause, supérieur à 2, ce qui conduit à $1,4 \ge \lambda_2 > 0,6$, c'est-à-dire pratiquement à une cavité de type sphérique. Dans le milieu transformé, la cavité correspondante sort alors de la famille sphérique pour entrer dans la famille ellipsoïdale dès que $\alpha = 4$. Pour $\alpha \le 4$, les seules valeurs possibles de λ_2 pour que $\lambda_2 \sqrt{\alpha}$ reste dans la famille sphérique sont :

$$\begin{array}{ll} 1,1\geq 2>0,7 & \text{pour }\alpha=2\\ 0,87\geq\lambda_2>0,7 & \text{pour }\alpha=3\\ 0,75\geq\lambda_2>0,7 & \text{pour }\alpha=4 \end{array}$$

On constate, ici aussi, que la marge de manœuvre, quoique plus importante que précédemment, reste encore faible et que dans le domaine transformé, on sera vite sorti de la famille géométrique du domaine réel. Mais on ne peut pas exclure totalement l'éventualité que les cavités des domaines réel et transformé restent dans la même famille.

En examinant les autres combinaisons, possibles et réalistes, entre les familles géométriques des deux domaines, on voit apparaître cinq cas qui sont rassemblés dans le tableau II ci-après.

Pour résoudre le problème, qui est la détermination de α , il faudrait savoir dans quelle catégorie se situe la cavité du domaine transformé. Or, cette catégorie dépend précisément de α ! On se trouve donc dans une impasse.

On peut alors essayer d'effectuer le calcul pour les différentes catégories d'élancements transformés $\lambda_1 \sqrt{\alpha}$ et comparer les valeurs de α ainsi obtenues. Si elles ne sont pas trop différentes, on pourra admettre qu'on a résolu le problème. Dans le cas contraire, on se contentera de donner une fourchette de valeurs.

TABLEAU II Élancement des cavités de faible hauteur.

Milieu réel	Milieu transformé
	$1.5 \ge \lambda_1 \sqrt{\alpha} > 0.7$
$0.7 \ge \lambda_1 > 0.3$	$1.5 \ge \lambda_2 \sqrt{\alpha} > 0.7$ $1.5 \ge \lambda_1 \sqrt{\alpha} > 0.7$
$1,5 > \lambda_2 > 0,7$	$\lambda_2 \sqrt{\alpha} > 1.5$
	$\lambda_1 \sqrt{\alpha} > 1.5$
	$\lambda_2 \sqrt{\alpha} > 1.5$
	$1,5 \geq \lambda_1 \sqrt{\alpha} > 0,7$
$1.5 \geq \lambda_1 > 0.7$	$\lambda_2 \sqrt{\alpha} > 1.5$
$\lambda_2 > 1.5$	$\lambda_1 \sqrt{\alpha} > 1.5$
	$\lambda_2 \sqrt{\alpha} > 1.5$

On voit donc que, ainsi qu'on l'a déjà signalé, le seul cas où il n'y a aucune ambiguïté est celui des cavités réelles allongées. C'est pourquoi, puisque, d'une façon générale, on est libre de donner aux cavités expérimentales les hauteurs que l'on veut, il faudra toujours essayer de se ramener à des élancements supérieurs à 1,5.

Il en résulte que le cas des cavités de faible hauteur ne présente pas un grand intérêt pratique, sauf peutêtre celui de la cavité initiale de hauteur négligeable, c'est-à-dire $\lambda_1 < 0.3$, à condition d'adopter pour la cavité du deuxième essai un élancement $\lambda_2 > 1.5$.

Il est toutefois un autre cas, assez rare il faut bien le reconnaître, où l'on peut avoir recours aux formules des cavités de faibles hauteurs, c'est celui où l'on connaît, par des considérations géologiques ou statistiques, un ordre de grandeur de la valeur de α que l'on juge suffisamment représentatif et où l'on cherche à dissocier k_h et k_v, ce qui ne peut se faire que si l'on dispose, soit d'une deuxième relation dans laquelle intervient l'un de ces deux coefficients de perméabilité, soit d'un moyen d'en évaluer directement l'un d'entre eux.

C'est pour ces deux raisons, mais également aussi dans un souci d'exhaustivité, qu'on a étudié le cas des cavités de faible hauteur malgré leur intérêt pratique assez limité.

Cavités réelles d'élancement 0,7 > λ_1 > 0,3 et 1,5 > λ_2 > 0,7

a) Cavités transformées d'élancements 1,5 $\geq \lambda_{\rm i} \sqrt{\alpha} > 0,7$

En considérant les coefficients de forme du domaine réel et du domaine transformé, les relations (4) et (7) appliquées à chacun des deux essais Lefranc permettent d'écrire :

$$Q_1 = \pi k_1 h_1 B \sqrt{\frac{4\lambda_1 + 1}{2}} = \pi k_h h_1 B \sqrt{\frac{4\lambda_1 \sqrt{\alpha} + 1}{\alpha}}$$
$$Q_2 = \pi k_2 h_2 B \sqrt{4\lambda_2 + 1} = \pi k_h h_2 B \sqrt{\frac{4\lambda_2 \sqrt{\alpha} + 1}{\alpha}}$$

En posant : $\lambda_2 = n\lambda_1$ $\lambda_1 \sqrt{\alpha} = x$ $q = \frac{h_1Q_2}{h_2Q_1}$ on déduit des deux relations précédentes :

$$q = \sqrt{\frac{4nx+1}{4x+1}}$$

$$l'où: \alpha = \left[\frac{q^2-1}{4\lambda_1(q^2-n)}\right]^2$$

$$\frac{k_h}{k_1} = \sqrt{\frac{\alpha(4\lambda_1+1)}{8\lambda_1\sqrt{\alpha}+2}} \text{ et } \frac{k_h}{k_2} = \sqrt{\frac{\alpha(4\lambda_2+1)}{4\lambda_2\sqrt{\alpha}+1}}$$

$$k_h = \frac{Q_i}{\pi h_i B} \sqrt{\frac{\alpha}{4\lambda_1\sqrt{\alpha}+1}}$$

$$(i = 1 \text{ et } 2)$$

$$(14)$$

Les valeurs de \mathbf{k}_{1} et \mathbf{k}_{2} sont celles obtenues à partir des deux essais Lefranc normalisés.

b) Cavités transformées d'élancement 1,5 \geq λ_{1} $\sqrt{\alpha}$ > 0,7 et $\lambda_{2}\sqrt{\alpha}$ > 1,5

En raisonnant comme précédemment, on obtient tous calculs faits :

$$q = \frac{1}{\sqrt{4x + 1} \cdot Argsh(nx)}$$

avec: $q = \frac{h_1 Q_2}{2nh_2 Q_1}$

L'équation précédente se résout numériquement ou à l'aide de la table numérique 3 de l'annexe 2 ou des courbes de la figure 5.



REVUE FRANÇAISE DE GÉOTECHNIQUE Nº 90 1e trimestre 2000 Connaissant $\alpha = \left(\frac{x}{\lambda_1}\right)^2$, on peut alors évaluer k_h à partir des relations suivantes :

$$\frac{k_{h}}{k_{1}} = \sqrt{\frac{\alpha(4\lambda_{1}+1)}{8\lambda_{1}\sqrt{\alpha+2}}} \text{ et } \frac{k_{h}}{k_{2}} = \frac{\sqrt{4\lambda_{2}+1}}{2\lambda_{2}}. \text{ Argsh}\left(\lambda_{2}\sqrt{\alpha}\right)$$

ou:

$$k_{h} = \frac{Q_{1}}{\pi h_{1}B} \sqrt{\frac{\alpha}{4\lambda_{1}\sqrt{\alpha}+1}} = \frac{Q_{2}}{2\pi\lambda_{2}h_{2}B} \operatorname{Argsh}(\lambda_{2}\sqrt{\alpha})$$

c) Cavités transformées d'élancements $\lambda_i \sqrt{\alpha} > 1.5$

En ce qui concerne la détermination de α , on retrouve l'équation (12) des cavités allongées puisque les cavités du domaine transformé appartiennent à cette famille :

$$q = \frac{\text{Argsh } x}{\text{Argsh } nx}$$

avec : $q = \frac{h_1 Q_2}{n h_2 Q_2}$

on a par ailleurs :

$$\begin{split} \frac{k_{h}}{k_{1}} &= \frac{\sqrt{2\lambda_{1}+0.5}}{2\lambda_{1}} \text{ , Arg sh} \Big(\lambda_{1}\sqrt{\alpha}\Big) \\ \frac{k_{h}}{k_{2}} &= \sqrt{\frac{4\lambda_{2}+1}{2\lambda_{2}}} \text{ , Arg sh} \Big(\lambda_{2}\sqrt{\alpha}\Big) \\ k_{h} &= \frac{Q_{i}}{2\pi\lambda_{i}h_{i}B} \text{ , Arg sh} \Big(\lambda_{i}\sqrt{\alpha}\Big) \end{split}$$

avec : i = 1 et 2.

3.3.3

Cavités réelles d'élancement $1,5 \ge \lambda_1 > 0,7$ et $\lambda_0 > 1,5$

a) Cavités transformées d'élancements $1,5>\lambda_1\sqrt{\alpha}>0,7$ et $\lambda_2\sqrt{\alpha}>1,5$

Dans le domaine transformé, les cavités appartiennent aux mêmes familles géométriques que dans le cas du § 3.3.2.b. Pour déterminer α on retrouve donc l'équation (15) :

$$q = \frac{x}{\sqrt{4x + 1}.Argsh(nx)}$$

avec: $q = \frac{h_1 Q_2}{2nh_2 Q_1}$

Mais on a en revanche :

$$\frac{k_{h}}{k_{1}} = \sqrt{\frac{\alpha(4\lambda_{1}+1)}{4\lambda_{1}\sqrt{\alpha}+1}} \operatorname{et} \frac{k_{h}}{k_{2}} = \frac{\operatorname{Argsh}(\lambda_{2}\sqrt{\alpha})}{\operatorname{Argsh}\lambda_{2}}$$
(15)

Puis on retrouve, ce qui est normal :

$$k_{h} = \frac{Q_{1}}{\pi h_{1}B} \sqrt{\frac{\alpha}{4\lambda_{1}\sqrt{\alpha}+1}} = \frac{Q_{2}}{2\pi\lambda_{2}h_{2}B} \operatorname{Argsh}(\lambda_{2}\sqrt{\alpha})$$

b) Cavités transformées d'élancement $\lambda_i \sqrt{\alpha} > 1,5$

Pour ce qui est de la détermination de α , on retrouve l'équation (12) comme en 3.2 puisqu'on est dans la même configuration quant à l'espace transformé.

En revanche, on a :

$$\frac{k_{h}}{k_{1}} = \frac{\sqrt{4\lambda_{1} + 1}}{2\lambda_{1}} \cdot \operatorname{Argsh}(\lambda_{1}\sqrt{\alpha}) \quad \text{et} \quad \frac{k_{h}}{k_{2}} = \frac{\operatorname{Argsh}(\lambda_{2}\sqrt{\alpha})}{\operatorname{Argsh}\lambda_{2}}$$

Mais on a toujours :

$$h_{h} = \frac{Q_{i}}{2\pi\lambda_{i}h_{i}B}\operatorname{Arg}\operatorname{sh}(\lambda_{i}\sqrt{\alpha})$$

L'ensemble des résultats obtenus ci-dessus pour les cavités de faible hauteur est récapitulé dans le tableau III du paragraphe 5.

3.3.4

Cavité initiale d'élancement nul

La cavité d'élancement nul n'est autre que le disque limitant le fond du forage.

On sait que, dans ce cas, on a :

$$Q = 2 k h B$$
 (16)

En opérant la même transformation affine que dans les cas précédents, on obtient :

$$Q = 2k_{h}h\frac{B}{\sqrt{\alpha}}$$

d'où l'on tire :

$$k_{h} = k\sqrt{\alpha} \tag{17}$$

c'est-à-dire :

$$k = \sqrt{k_h k_v}$$
(18)

On voit donc que, contrairement à une idée très répandue, l'essai par le disque qui limite le fond du forage ne donne pas le coefficient de perméabilité verticale mais un coefficient qui est égal à la moyenne géométrique des coefficients de perméabilité verticale et horizontale.

Soient toujours :

 h_{1} : la variation du niveau de l'eau sous le débit Q_{1} dans la cavité de hauteur nulle ;

 $h_{\rm 2}$: la variation du niveau de l'eau sous le débit $Q_{\rm 2}$ dans la cavité d'élancement $\lambda.$

On a alors dans tous les cas :

$$Q_1 = \frac{2}{\sqrt{\alpha}} k_h h_1 B$$
$$Q_2 = \frac{m(\lambda \sqrt{\alpha})}{\sqrt{\alpha}} k_h h_2 B$$

d'où :

$$\frac{2h_1Q_2}{h_2Q_1} = m\left(\lambda\sqrt{\alpha}\right) \tag{19}$$

Si on pose toujours $x = \lambda \sqrt{\alpha}$, la relation précédente se ramène à une équation de type q = f (x) qui s'explicite immédiatement à partir des expressions analytiques des coefficients de forme donnés précédemment (§ 2).

Mais il faut, ici aussi, estimer à quelle famille géométrique appartient la cavité du domaine transformé, ce qui amène à retenir quatre cas :

•
$$0,7 \ge \lambda > 0,3$$
 avec $1,5 \ge \lambda \sqrt{\alpha} > 0,7$

• $1,5 \ge \lambda > 0,7$	avec	$1,5 \ge \lambda \sqrt{\alpha} > 0,7$
 1,5 > λ > 0,7 		$\lambda\sqrt{\alpha} \ge 1.5$
• $\lambda \ge 1,5$		$\lambda\sqrt{\alpha} \ge 1.5$

La formule (19) montre qu'en ce qui concerne l'équation q = f (x) qui permet de déterminer le coefficient d'anisotropie, il n'y a, en fait, que deux cas à considérer, puisqu'il n'y a que deux familles géométriques dans le milieu transformé (sphère et ellipsoïde allongé), donc deux coefficients de forme et par conséquent deux équations en x. Ces deux cas suffisent également si l'on veut évaluer directement le coefficient de perméabilité horizontale. En revanche, si on veut déterminer k_p à partir des coefficients de perméabilité globale déduits des essais Lefranc selon les procédures de la norme AFP 94-132, il faut bien distinguer les quatre cas.

Les calculs se simplifient par rapport aux cas examinés dans les paragraphes précédents, mais se conduisent suivant les mêmes méthodes et ne posent aucune difficulté.

C'est ainsi que l'on obtient en particulier pour le cas où $\lambda\sqrt{\alpha} \ge 1.5$, auquel il faudra toujours essayer de se ramener :

$$q = \frac{x}{Argshx}$$

La résolution de cette équation nécessite un traitement numérique qui peut être remplacé par une approche approximative à l'aide de la courbe de la figure 6 ou de la table numérique 4 donnée dans l'annexe 2.

L'ensemble des résultats relatif à une cavité initiale de hauteur nulle est récapitulé dans le tableau IV du paragraphe 5.



3.4

Cavité proche de l'une des limites de la nappe

On n'examinera que les cas les plus courants représentés par les figures 7 et 8.

On démontre [2, 5] que le coefficient de forme est donné par la relation :

$$\frac{1}{m} = \frac{1}{m_o} \pm \frac{B}{8\pi D}$$
(20)

où m $_{\rm o}$ est la valeur du coefficient de forme en milieu indéfini donné.

Le signe + correspond aux cas des figures 7a et 8, et le signe -à la figure 7b.



de la nappe. Cavity in the neighbourhood of the upper limit water level.

Pour une cavité allongée ($\lambda > 1,5$), la transformation affine précédente conduit, tous calculs faits, à la relation :

$$Q = \frac{8\pi\lambda}{4 \operatorname{Argsh}(\lambda \sqrt{\alpha}) \pm \delta} k_{h} hB$$

avec
$$\delta = \frac{L}{D}$$
.

Si on effectue deux pompages sous des débits Q_{1} et $Q_{2^{\prime}}$ dans des cavités de longueur L_{1} et $L_{2^{\prime}}$ le diamètre restant inchangé, on obtient :

$$q = \frac{h_1 Q_2}{n h_2 Q_1} = \frac{4 \text{Argsh}(\lambda_1 \sqrt{\alpha}) \pm \delta_1}{4 \text{Argsh}(\lambda_2 \sqrt{\alpha}) \pm \delta_2}$$

avec toujours: $n = \frac{\lambda_2}{\lambda_1}$ et $x = \lambda_1 \sqrt{\alpha}$.

La relation précédente peut alors s'écrire :

$$q = \frac{4Argshx \pm \delta_1}{4Argsh(nx) \pm n\delta_1}$$
(21)

Cette équation se résout facilement par méthode numérique. On voit que lorsque $D \rightarrow \infty$, $\delta_i \rightarrow 0$. On retrouve alors l'équation (12). On laisse au lecteur le soin d'établir les relations correspondant aux autres valeurs de λ , ce qui ne présente aucune difficulté.



Cavite a proximite du substratum etanche supposé infiniment profond. Cavity in the neighbourhood of the infinitely deep supposed waterproff bedrock.

3.5

Application pratique

Dans une formation alluvionnaire constituée de graves sableuses, on a réalisé un puits en gros diamètre par battage d'un tube de 0,50 m de diamètre extérieur descendu à 30 mètres de profondeur, c'est-à-dire à 24 mètres sous le niveau statique de la nappe.

Une fois le forage terminé, on a descendu à l'intérieur du tube de forage, un tube crépiné de 350 mm de diamètre et mis en place, dans l'espace annulaire un filtre en gravillon calibré. Le tube de forage a été ensuite remonté d'une hauteur de 2,50 m qui constitue donc la hauteur de la cavité de filtration.

Après développement, on a procédé à un premier pompage sous un débit de 85 m³/h. Une fois ce pompage terminé, le tube de forage a été remonté d'une hauteur encore égale à 2,50 m. La cavité de filtration avait alors une hauteur de 5 mètres. Un deuxième pompage a été ensuite réalisé sous un débit de 180 m³/h.

Dans les deux cas, on a considéré que le diamètre de la cavité était de 0,50 m et on a calculé le coefficient de perméabilité apparent k à l'aide de la formule (4). Les données du problème et les valeurs de k sont donc les suivantes :

	$Q (m^3/h)$	h (m)	B (m)	1 (m)	λ	m	k (m/s)
Pompage 1	85	1,83	0,5	2,5	5	13,6	1,91.10-3
Pompage 2	180	2,31	0,5	5,0	10	21,0	2,1.10-3

Calcul de α

S'agissant d'une cavité allongée ($\lambda > 1,5$), on utilise la formule (12), avec d'après le tableau ci-dessus :

$$n = \frac{10}{5} = 2$$

$$q = \frac{h_1 Q_2}{2h_2 Q_4} = \frac{1,83 \times 180}{2 \times 2.3 \times 85} = 0,8388 \pm 0,839$$

En portant cette valeur sur la courbe n = 2 de la figure 3, ou en utilisant la table numérique de l'annexe A2, on voit que pour q = 0,839, on obtient :

d'où :

$$\alpha = \left(\frac{x}{\lambda_1}\right)^2 = \left(\frac{18.6}{5}\right)^2 = 13.8\#14$$

Calcul de k_h et k_v

On utilisera la formule (13) ou les courbes de la figure 5 correspondant à $\lambda_1 = 5$ pour le premier pompage et $\lambda_2 = 10$ pour le deuxième pompage avec $\alpha = 14$.

On obtient alors :

x = 18,6

- pompage 1 : $\frac{k_h}{k}$ = 1,57 d'où k_h = 1,57 x 1,91.10⁻³ = 3.10⁻³ m/s :

- pompage 2 :
$$\frac{k_h}{k}$$
 = 1,44 d'où k_h = 1,44 x 2,1.10⁻³ =

3,02.10⁻³ # 3.10⁻³ m/s.

On a donc : $k_h = 3.10^{-3} \text{ m/s}$ $k_v = \frac{3}{14} .10^{-3} = 2,1.10^{-4} \text{ m/s} \text{ arrondi à } 2.10^{-4} \text{ m/s}$

on retiendra finalement :

$$\alpha = \frac{k_h}{k_v} = 15$$

On remarquera que les valeurs de k_1 et k_2 correspondant aux deux pompages sont très voisines bien que les débits soient très différents.

On voit donc que, dans le domaine pratique, les résultats obtenus seront d'autant plus fiables que les paramètres de calculs seront contrastés, en particulier les coefficients de forme et les charges hydrauliques dans la cavité.

Recommandations pratiques concernant les dispositions expérimentales

Théoriquement, la méthodologie expérimentale est simple puisqu'il ne s'agit que de faire varier la longueur des cavités de filtration. Mais c'est la mise en pratique de cette méthodologie qui peut poser problème en fonction de la nature des matériaux à étudier. Deux cas sont à considérer, selon que le sol rencontré est doué ou non de cohésion.

a) Si la cohésion du sol est suffisante pour assurer la stabilité des parois du forage, on procédera selon le principe de la figure 9.

Lorsque l'isolation hydraulique de la cavité est assurée par un obturateur gonflable, on réalisera la cavité initiale de hauteur L_1 à la base de la zone à tester (Fig. 9a).

Après la réalisation du premier essai, on sortira l'obturateur du forage et on ajoutera du matériau filtrant pour augmenter, vers le haut, la longueur de la cavité jusqu'à la valeur L_2 (Fig. 9b), et on réalisera le deuxième essai. On pourra ensuite répéter le processus si on veut un troisième élancement de cavité.

Lorsque l'isolation hydraulique de la cavité est assurée par un bouchon d'argile, il faut, pour modifier la longueur de la cavité, détruire ce bouchon. Or, si on développe la cavité vers le haut, la nouvelle cavité recouvrira l'emplacement du premier bouchon, et, malgré toutes les précautions qui peuvent être prises, on ne pourra jamais être certain qu'aucune particule argileuse ne soit venue polluer le filtre.

C'est pourquoi, puisque, de toute façon il faut détruire le premier bouchon d'argile, on estime qu'il est préférable d'allonger la cavité par le bas de façon à ce que les différentes poches filtrantes se trouvent toujours au-dessous de la zone des bouchons d'argile précédents. C'est la configuration de la figure 9c. Dans ce cas, la cavité initiale devra être réalisée dans la partie haute de la zone à tester.

b) Si la cohésion du sol ne permet pas d'assurer l'équilibre des parois du forage, celui-ci devra être obligatoirement tubé et c'est le tube de forage, avec sabot non débordant, qui assurera l'étanchéité des parois et l'isolation hydraulique de la cavité de filtration.

La cavité initiale devra être réalisée à la base de la zone à tester et les allongements successifs se feront vers le haut par remontées successives du tube de forage conformément au schéma de la figure 10.

S'il n'est pas possible d'atteindre avec un seul tubage les zones à tester parce qu'elles sont trop profondes, on pourra télescoper le forage, mais il sera nécessaire de réaliser un bouchon d'argile entre les deux tubes et d'effectuer les allongements de cavité par le haut en remontant le tube intérieur, le tube extérieur restant fixe (Fig. 11).

c) Une autre méthode, valable quelle que soit la nature du sol étudié, consiste à réaliser deux essais Lefranc, avec des cavités d'élancements différents, dans deux forages voisins, les centres des cavités se trouvant à la même profondeur. Pour éviter toute interférence entre les deux forages, ceux-ci devront être distants d'environ quinze diamètres.

Cette méthode, techniquement très intéressante est évidemment plus onéreuse car elle oblige à doubler les forages.

Pour chaque phase d'expérimentation, et quelle que soit la méthode adoptée pour la réalisation des cavités, l'exécution des essais devra suivre rigoureusement les prescriptions de la norme NFP 94-132.



REVUE FRANÇAISE DE GÉOTECHNIQUE Nº 90 1e trimestre 9000



Récapitulation des procédures d'interprétation

On a récapitulé dans les tableaux III et IV ci-après les procédures d'interprétation développées dans la présente étude et qui sont basées sur la résolution, en général par méthode numérique, de l'équation q = f(x).

Dans ces tableaux, on a fait figurer systématiquement les expressions des rapports $\frac{k_h}{k_h}$ où k est la valeur

du coefficient de perméabilité globale déterminé selon la norme NFP 94-132.

Dans certains cas, en effet, pour évaluer $k_{\rm p}$, il est plus rapide d'utiliser cette relation que de procéder au calcul direct, puisque de toute façon le calcul de k doit être effectué.

Conclusion

La notion d'anisotropie des sols est déjà ancienne, mais, bien que les méthodes de calcul numériques actuelles puissent permettre d'en tenir compte facilement dans les projets, elle n'a été que rarement utilisée dans la pratique courante, à cause des difficultés que présente la détermination du paramètre qui la caractérise et qui est défini comme le rapport des coefficients de perméabilité horizontale et verticale.

Jusqu'à présent, ce coefficient d'anisotropie a été évalué essentiellement en laboratoire, c'est-à-dire de façon très ponctuelle et dans les cas assez particuliers de sols permettant les prélèvements d'échantillons intacts. Or, tous les géotechniciens connaissent bien les difficultés de ces prélèvements et savent ce qui l'en est de la représentativité de tels échantillons.

Néanmoins, on pourrait penser que, s'agissant du rapport de deux coefficients de perméabilité mesurés séparément, l'erreur que l'on pourrait faire sur ce rapport est peut-être moins importante que celle que l'on peut faire sur l'évaluation de chacun de ces coefficients. Rien n'est moins sûr et il demeure que le champ d'application de la mesure en laboratoire reste très limité. C'est pourquoi, on a cherché à voir s'il était possible d'appréhender globalement ce coefficient d'anisotropie à l'aide des essais Lefranc classiques, qui sont actuellement très répandus et qui ont fait l'objet d'une normalisation.

Certes, l'étude présentée ici a un caractère très théorique, mais sous cet aspect, elle montre que la chose est tout à fait possible et que cette méthode, qui n'est d'ailleurs qu'une extension et une généralisation de celle avancée dès 1954 par G. Schneebeli, devrait conduire à des résultats plus fiables que ceux obtenus en laboratoire.

Toutefois, sur le plan de la mise en œuvre pratique, elle reste assez délicate et se heurte, comme tous les essais d'eau à la difficulté que l'on a d'obtenir des résultats significativement contrastés. Tous les spécialistes de l'hydraulique souterraine savent, en effet, l'importance de la plage d'incertitude qui entoure l'évaluation d'un coefficient de perméabilité et cette marge se répercute également sur l'évaluation du coefficient d'anisotropie.

C'est pourquoi, il ne faudra pas considérer les résultats obtenus dans toute leur rigueur arithmétique, mais plutôt ne voir en eux que des indicateurs de tendance. La méthode précédemment exposée n'a donc que la simple prétention de conduire, non pas à une valeur précise du coefficient d'anisotropie, mais à une fourchette de valeurs possibles et vraisemblables. Les méthodes numériques actuelles permettront alors d'effectuer plusieurs calculs dans cette fourchette et d'apprécier ainsi le poids de ce paramètre. Ce sera déjà un résultat digne d'intérêt pour toutes les études où intervient la circulation des eaux souterraines et notamment dans les problèmes de plus en plus fréquents et complexes que pose, à l'heure actuelle, la protection de l'environnement contre les pollutions de nappe par les rejets industriels les plus divers.

TABLEAU III Essais Lefranc en milieu indéfini – Cavités d'élancements non nuls.

Milieu réel	Milieu transformé	q	f(x)	α	$\frac{k_{h}}{k_{i}}$	k _n
$\begin{array}{l} \lambda_1 \geq 1,5 \\ \lambda_2 \geq 1,5 \end{array}$	$\begin{array}{l} \lambda_1\sqrt{\alpha}\geq 1,5\\ \lambda_2\sqrt{\alpha}\geq 1,5 \end{array}$	$\frac{h_1 Q_2}{n h_2 Q_1}$	Argsh x Argsh (nx)	$\left(\frac{x}{\lambda_1}\right)^2$	$\frac{\text{Argsh}\left(\lambda_i\sqrt{\alpha}\right)}{\text{Argsh}\lambda_i}$	$\frac{Q_i}{2\pi\lambda_ih_iB}\text{Arg}\text{sh}\!\left(\!\lambda_i\sqrt{\alpha}\right)$
	$1,5 \ge \lambda_1 \sqrt{\alpha} > 0,7$ $1,5 \ge \lambda_2 \sqrt{\alpha} > 0,7$	$\frac{h_1 Q_2}{h_2 Q_1}$	$\sqrt{\frac{4nx+1}{4x+1}}$	$\left[\frac{q^2-1}{4\lambda_1 \left(q^2-n\right)}\right]^2$	$\begin{split} \frac{k_{\rm h}}{k_1} &= \sqrt{\frac{\alpha \left(4\lambda_1+1\right)}{8\lambda_1\sqrt{\alpha}+1}}\\ \frac{k_{\rm h}}{k_2} &= \sqrt{\frac{\alpha \left(4\lambda_2+1\right)}{4\lambda_2\sqrt{\alpha}+1}} \end{split}$	$\frac{Q_i}{\pi h_i B} \sqrt{\frac{\alpha}{4\lambda_i \sqrt{\alpha}+1}}$
$0,7 \ge \lambda_1 > 0,3$ $1,5 \ge \lambda_2 > 0,7$	$1.5 \ge \lambda_1 \sqrt{\alpha} > 0.7$ $\lambda_2 \sqrt{\alpha} > 1.5$	$\frac{h_1Q_2}{2nh_2Q_1}$	$\frac{x}{\sqrt{4x+1}.\text{Argsh}(nx)}$	$\left(x\right)^{2}$	$\begin{split} \frac{k_{h}}{k_{1}} = & \sqrt{\frac{\alpha \left(4\lambda_{1}+1\right)}{8\lambda_{1}\sqrt{\alpha}+2}} \\ \frac{k_{h}}{k_{2}} = & \sqrt{\frac{4\lambda_{2}+1}{2\lambda_{2}}}. \text{Argsh}\left(\lambda_{2}\sqrt{\alpha}\right) \end{split}$	$\frac{Q_{1}}{\pi h_{1}B}\sqrt{\frac{\alpha}{4\lambda_{1}\sqrt{\alpha}+1}} = \frac{Q_{2}}{2\pi\lambda_{2}h_{2}B}Argsh(\lambda_{2}\sqrt{\alpha})$
	$\lambda_1 \sqrt{\alpha} > 1.5$ $\lambda_2 \sqrt{\alpha} > 1.5$	$\frac{h_1Q_2}{nh_2Q_1}$	Argsh x Argsh (nx)		$\begin{split} \frac{k_{h}}{k_{1}} = & \frac{\sqrt{2\lambda_{1} + 0.5}}{2\lambda_{1}} \text{ , Arg sh} \Big(\lambda_{1}\sqrt{\alpha}\Big) \\ & \frac{k_{h}}{k_{2}} = & \frac{\sqrt{4\lambda_{2} + 1}}{2 \lambda_{2}} \text{ , Arg sh} \Big(\lambda_{2}\sqrt{\alpha}\Big) \end{split}$	$\frac{Q_i}{2\pi\lambda_ih_iB}.\text{Arg sh}\!\left(\!\lambda_i\sqrt{\alpha}\right)$
$1.5 \ge \lambda_1 > 0.7$ $\lambda_2 > 1.5$	$1.5 \ge \lambda_1 \sqrt{\alpha} > 0.7$ $\lambda_2 \sqrt{\alpha} > 1.5$	$\frac{h_1Q_2}{2nh_2Q_1}$	$\frac{x}{\sqrt{4x+1}}$ Argsh(nx)	$\left(\frac{\lambda_1}{\lambda_1}\right)$	$\frac{\frac{k_{h}}{k_{1}} = \sqrt{\frac{\alpha(4\lambda_{1}+1)}{4\lambda_{1}\sqrt{\alpha}+1}}}{\frac{k_{h}}{k_{2}} = \frac{\operatorname{Argsh}(\lambda_{2}\sqrt{\alpha})}{\operatorname{Argsh}\lambda_{2}}}$	$\frac{\frac{Q_1}{\pi h_1 B} \sqrt{\frac{\alpha}{4\lambda_1 \sqrt{\alpha} + 1}} = \frac{Q_2}{2\pi \lambda_2 h_2 B} \cdot \operatorname{Argsh}(\lambda_2 \sqrt{\alpha})$
	$\lambda_1 \sqrt{\alpha} > 1.5$ $\lambda_2 \sqrt{\alpha} > 1.5$	$\frac{h_1Q_2}{nh_2Q_1}$	Argsh x Argsh (nx)		$\frac{\frac{k_{h}}{k_{1}} = \frac{\sqrt{4\lambda_{1}} + 1}{2\lambda_{1}} \cdot \operatorname{Argsh}(\lambda_{1}\sqrt{\alpha})}{\frac{k_{h}}{k_{2}} = \frac{\operatorname{Argsh}(\lambda_{2}\sqrt{\alpha})}{\operatorname{Argsh}\lambda_{2}}}$	$\frac{Q_i}{2\pi\lambda_i h_i B}. \text{Arg sh} \big(\lambda_i \sqrt{\alpha} \big)$

TABLEAU IV Essais Lefranc en milieu indéfini – Cavité initiale d'élancement nul.

Milieu réel	Milieu transformé	q	f(x)	CZ.	$\frac{k_h}{k_2}$	k _h
$0,7 \ge \lambda > 0,3$	$1,5 \ge \lambda \sqrt{\alpha} > 0,7$	$\frac{2h_1Q_2}{\pi h_2Q_1}$	$\sqrt{4x+1}$	$\left[\frac{q^2-1}{4\lambda}\right]^2$	$\sqrt{\frac{\alpha(4\lambda+1)}{8\lambda\sqrt{\alpha}+2}}$	$\frac{Q_2}{\pi h_2 B} \sqrt{\frac{\alpha}{4\lambda\sqrt{\alpha}+1}}$
$1,5 \geq \lambda > 0,7$	$1,5 > \lambda \sqrt{\alpha}$	h ₁ Q ₂	X	$\left(\frac{x}{x}\right)^2$	$\frac{\sqrt{4\lambda+1}}{2\lambda}. Argsh(\lambda\sqrt{\alpha})$	$\underline{Q_2}$ Arash $(\lambda \sqrt{\alpha})$
$\lambda \ge 1,5$		πh ₂ Q ₁	Argshx	(1)	$\frac{\text{Argsh}\left(\lambda\sqrt{\alpha}\right)}{\text{Argsh}\lambda}$	2πλh ₂ B (**)

On devra vérifier que les valeurs de α et de k_h données dans le tableau ci-dessus satisfont également aux relations : $\frac{k_h}{k_1} = \sqrt{\alpha}$ et $k_h = \frac{Q_1 \sqrt{\alpha}}{2h_1 B}$.

38

Annexes

Annexe 1. Transformation d'un milieu homogène anisotrope en un milieu homogène isotrope

On sait que l'équation de continuité qui régit l'écoulement en régime permanent dans un milieu homogène et isotrope est l'équation de Laplace :

$$\frac{\partial^2 h}{\partial x^2} + \frac{\partial^2 h}{\partial y^2} + \frac{\partial^2 h}{\partial z^2} = 0 \tag{A.1}$$

où h est la charge hydraulique.

En milieu anisotrope caractérisé par un coefficient de perméabilité différent suivant chaque axe de coordonnée et que l'on désigne par k_x , k_y et k_z , l'équation de continuité devient :

$$k_x \frac{\partial^2 h}{\partial x^2} + k_y \frac{\partial^2 h}{\partial y^2} + k_z \frac{\partial^2 h}{\partial z^2} = 0$$
 (A.2)

Le problème consiste donc à transformer cette équation en équation de Laplace. Pour cela, on transforme le milieu géométrique réel en un milieu correspondant par l'affinité :

$$x' = \frac{x}{a}$$
 $y' = \frac{y}{b}$ $z' = \frac{z}{c}$

où x, y et z sont les coordonnées d'un point M quelconque du milieu réel et x', y' et z', les coordonnées du transformé M' de M dans le milieu correspondant, a, b et c étant des constantes arbitraires.

On a donc :

$$\frac{\partial h}{\partial x} = \frac{\partial h}{\partial x'}, \frac{dx'}{dx} = \frac{1}{a} \frac{\partial h}{\partial x'} \quad \text{etc.}$$

$$\frac{\partial^2 h}{\partial x^2} = \frac{1}{a^2} \frac{\partial^2 h}{\partial {x'}^2} \quad \text{etc.}$$
(A.3)

En portant ces expressions dans l'équation (A.2), il vient :

$$\frac{k_x}{a^2}\frac{\partial^2 h}{\partial x'^2} + \frac{k_y}{b^2}\frac{\partial^2 h}{\partial y'^2} + \frac{k_z}{c^2}\frac{\partial^2 h}{\partial z'^2} = 0$$

Pour que cette équation soit une équation de Laplace, il faut et il suffit que :

$$\frac{k_x}{a^2} = \frac{k_y}{b^2} = \frac{k_z}{c^2} = k$$

on en déduit donc :

$$\frac{1}{a} = \sqrt{\frac{k}{k_x}} \qquad \frac{1}{b} = \sqrt{\frac{k}{k_y}} \qquad \frac{1}{c} = \sqrt{\frac{k}{k_z}}$$

où k est une constante arbitraire ayant la dimension d'un coefficient de perméabilité.

La transformation cherchée est donc :

$$\begin{split} x' &= x \sqrt{\frac{k}{k_x}} \\ y' &= y \sqrt{\frac{k}{k_y}} \\ z' &= z \sqrt{\frac{k}{k_z}} \end{split} \tag{A.4}$$

Soit \overline{V} (u, v, w) la vitesse de filtration dans le domaine réel où :

$$u = \frac{dx}{dt}$$
 $v = \frac{dy}{dt}$ et $w = \frac{dz}{dt}$

Le débit dQ qui traverse un parallélépipède de côté dx, dy et dz est alors :

$$dQ = u \, dy \, dz + v \, dx \, dz + w \, dx \, dy$$

Dans le domaine transformé, la vitesse de filtration est \vec{V}' (u', v', w') où :

$$\mathbf{u}' = \frac{\mathbf{d}\mathbf{x}'}{\mathbf{d}\mathbf{t}} = \frac{1}{\mathbf{a}}\frac{\mathbf{d}\mathbf{x}}{\mathbf{d}\mathbf{t}} = \frac{\mathbf{u}}{\mathbf{a}} \qquad \mathbf{v}' = \frac{\mathbf{v}}{\mathbf{b}} \quad \text{et} \quad \mathbf{w}' = \frac{\mathbf{w}}{\mathbf{c}}$$

Le débit dQ' qui traverse un parallélépipède de côté dx', dy' et dz' est donc :

$$dQ' = u' dy' dz' + v' dx' dz' + w' dx' dy'$$
$$dQ' = \frac{1}{abc} (u dy dz + v dx dz + w dx dy) = \frac{dQ}{abc}$$

Ainsi donc, au débit Q dans le milieu réel anisotrope, correspond dans le milieu transformé isotrope, un débit Q' tel que :

$$Q' = Q_{\sqrt{\frac{k^3}{k_x k_y k_z}}}$$
(A.5)

Puisque k est arbitraire, on peut lui attribuer n'importe quelle valeur et en particulier celles qui simplifient le problème. C'est ainsi par exemple que, si l'on souhaite que les débits restent inchangés dans les deux milieux, il suffira d'écrire Q' = Q d'où :

$$k = \sqrt[3]{k_x k_y k_z}$$

soit encore si on admet que le milieu réel est horizontalement isotrope, c'est-à-dire si $k_x = k_y = k_h$ et $k_z = k_y$:

$$k = \sqrt[3]{k_h^2 k_v} \tag{A.6}$$

Mais il est souvent plus intéressant de chercher à conserver les distances, soit horizontales, soit verticales. C'est ainsi que, toujours dans l'hypothèse où $k_x = k_y = k_{p'}$ on a :

Conservation des distances horizontales :

$$\begin{split} k &= k_h \\ x' &= x \quad \text{et} \quad y' &= y \\ z' &= z \sqrt{\frac{k_h}{k_v}} \\ Q' &= Q \sqrt{\frac{k_h}{k_v}} \end{split} \tag{A.7}$$

• Conservation des distances verticales :

$$k = k_{v}$$

$$x' = x \sqrt{\frac{k_{v}}{k_{h}}}$$

$$y' = y \sqrt{\frac{k_{v}}{k_{h}}}$$

$$z' = z$$

$$Q' = Q \frac{k_{v}}{k_{h}}$$
(A.8)

REVUE FRANÇAISE DE GÉOTECHNIQUI Nº 90

Annexe 2

Table numérique 1 $y(x,n) = \frac{Argshx}{Argsh(nx)}$ $n \le 5$

xn	1.5	2	2,5	3	3,5	4	4,5	5
1.0	0.7376973	0.6105236	0.5350637	0.4846849	0.4483718	0.4207611	0.3989293	0.3811447
1.5	0,7707364	0,6570241	0,5879090	0.5407765	0.5061860	0.4794819	0.4580915	0.4404713
2,0	0,7938840	0,6891807	0,6242914	0,5793592	0,5459794	0.5199531	0.4989333	0.4814970
2,5	0,8105556	0,7123352	0,6505477	0,6072819	0,5748594	0,5494025	0,5287239	0.5114875
3,0	0,8230694	0,7297781	0,6704036	0,6284713	0,5968416	0,5718771	0,5515114	0,5344746
3,5	0,8328179	0,7434307	0,6860075	0,6451792	0,6142234	0,5896906	0,5696100	0,5527644
4,0	0,8406491	0,7544511	0,6986514	0,6587591	0,6283866	0,6042363	0,5844150	0,5677491
4,5	0,8470996	0,7635702	0,7091505	0,6700667	0,6402062	0,6163976	0,5968127	0,5803145
5,0	0,8525227	0,7712696	0,7180433	0,6796678	0,6502621	0,6267613	0,6073926	0,5910502
5,5	0,8571598	0,7778790	0,7256990	0,6879517	0,6589538	0,6357321	0,6165619	0,6003645
6,0	0,8611813	0,7836314	0,7323796	0,6951949	0,6665657	0,6435989	0,6246116	0,6085494
6,5	0,8647108	0,7886969	0,7382762	0,7015997	0,6733063	0,6505734	0,6137555	0,6158195
7,0	0,8678404	0,7932019	0,7435319	0,7073178	0,6793320	0,6568150	0,6381545	0,6223365
7,5	0,8706399	0,7972430	0,7482557	0,7124650	0,6847627	0,6624458	0,6439321	0,6282249
8,0	0,8731634	0,8008952	0,7525327	0,7171318	0,6896919	0,6675613	0,6491849	0,6335820
8,5	0,8754535	0,8042175	0,7564300	0,7213897	0,6941939	0,6722373	0,6539898	0,6384853
9,0	0,8775443	0,8072573	0,7600014	0,7252963	0,6983283	0,6765348	0,6584087	0,6429971
9,5	0,8794631	0,8100529	0,7632908	0,7288983	0,7021437	0,6805036	0,6624921	0,6471686
10,0	0,8812324	0,8126358	0,7663341	0,7322343	0,7056802	0,6841848	0,6662817	0,6510417
15,0	0,8936610	0,8309208	0,7879967	0,7560794	0,7310420	0,7106555	0,6935939	0,6790110
20,0	0,9010609	0,8419329	0,8011482	0,7706437	0,7466072	0,7269653	0,7104781	0,6963506
25,0	0,9061430	0,8495534	0,8102976	0,7808168	0,7575141	0,7384239	0,7223663	0,7085827
30,0	0,9099296	0,8552626	0,8171790	0,7884906	0,7657607	0,7471044	0,7313868	0,7178770
35,0	0,9129035	0,8597659	0,8226231	0,7945756	0,7723118	0,7540103	0,7385725	0,7252888
40,0	0,9153268	0,8634481	0,8270856	0,7995726	0,7776995	0,7596969	0,7444954	0,7314035
45,0	0,9173559	0,8665403	0,8308407	0,8037840	0,7822457	0,7645001	0,7495025	0,7365767
50,0	0,9190909	0,8691907	0,8340649	0,8074048	0,7861585	0,7686377	0,7538189	0,7410390
55,0	0,9205992	0,8714997	0,8368780	0,8105674	0,7895793	0,7722578	0,7575979	0,7449479
60,0	0,9219281	0,8735379	0,8393644	0,8133657	0,7926084	0,7754654	0,7609483	0,7484152
65,0	0,9231120	0,8753568	0,8415859	0,8158680	0,7953192	0,7783377	0,7639498	0,7515227
70,0	0,9241768	0,8769950	0,8435888	0,8181259	0,7977667	0,7809324	0,7666625	0,7543324
75,0	0,9251419	0,8784820	0,8454085	0,8201789	0,7999933	0,7832941	0,7691326	0,7568917
80,0	0,9260228	0,8798408	0,8470730	0,8220578	0,8020324	0,7854579	0,7713965	0,7592381
85,0	0,9268317	0,8810900	0,8486042	0,8237875	0,8039104	0,7874514	0,7734831	0,7614013
90,0	0,9275783	0,8822442	0,8500201	0,8253879	0,8056487	0,7892974	0,7754159	0,7634057
95,0	0,9282707	0,8833156	0,8513354	0,8268752	0,8072649	0,7910144	0,7772140	0,7652709
100,0	0,9289155	0,8843141	0,8525620	0,8282630	0,8087736	0,7926176	0,7788935	0,7670135

Table numérique 1 suite

 $y(x,n) = \frac{Argshx}{Argsh(nx)}$ n > 5

x	6	7	8	9	10	12	14	16
1,0	0,3537125	0,3333333	0,3174437	0,3046016	0,2939653	0,2771802	0.2644006	0.2542391
1,5	0,4129208	0,3921393	0,3757371	0,3623563	0,3511627	0,3333333	0.3196061	0.3085940
2,0	0,4540041	0,4330719	0,4164280	0,4027675	0,3912817	0,3728749	0,3586075	0,3471006
2,5	0,4841513	0,4632046	0,4464641	0,4326671	0,4210259	0,4022914	0,3877025	0,3758928
3,0	0,5073380	0,4864451	0,4696844	0,4558279	0,4441060	0,4251827	0,4103957	0,3983928
3,5	0,5258417	0,5050362	0,4882964	0,4744236	0,4626641	0,4436332	0,4287219	0,4165917
4,0	0,5410408	0,5203388	0,5036423	0,4897783	0,4780067	0,4589183	0,4439287	0,4317133
4,5	0,5538147	0,5332227	0,5165818	0,5027413	0,4909735	0,4718593	0,4568218	0,4445491
5,0	0,5647501	0,5442697	0,5276910	0,5138828	0,5021287	0,4830097	0,4679445	0,4556338
5,5	0,5742543	0,5538843	0,5373707	0,5236002	0,5118662	0,4927562	0,4776775	0,4653421
6,0	0,5826191	0,5623568	0,5459094	0,5321795	0,5204696	0,5013781	0,4862959	0,4739456
6,5	0,5900596	0,5699016	0,5535201	0,5398323	0,5281490	0,5090826	0,4940039	0,4816459
7,0	0,5967379	0,5766804	0,5603638	0,5467188	0,5350637	0,5160267	0,5009569	0,4885964
7,5	0,6027790	0,5828181	0,5665651	0,5529629	0,5413368	0,5223323	0,5072750	0,4949161
8,0	0,6082810	0,5884129	0,5722218	0,5586619	0,5470652	0,5280952	0,5130532	0,5006990
8,5	0,6133218	0,5935427	0,5774117	0,5638936	0,5523263	0,5333920	0,5183674	0,5060202
9,0	0,6179645	0,5982708	0,5821981	0,5687209	0,5571829	0,5382851	0,5232793	0,5109408
9,5	0,6222606	0,6026489	0,5866326	0,5731954	0,5616864	0,5428255	0,5278395	0,5155112
10,0	0,6262527	0,6067197	0,5907581	0,5773599	0,5658794	0,5470555	0,5320902	0,5197731
15,0	0,6551733	0,6362865	0,6207845	0,6077245	0,5964989	0,5780228	0,5632715	0,5510888
20,0	0,6731865	0,6547708	0,6396138	0,6268151	0,6157927	0,5976076	0,5830498	0,5710006
25,0	0,6859334	0,6678836	0,6529987	0,6404094	0,6295522	0,6116092	0,5972178	0,5852878
30,0	0,6956413	0,6778884	0,6632266	0,6508106	0,6400915	0,6223537	0,6081059	0,5962810
35,0	0,7033967	0,6859925	0,6714190	0,6591502	0,6485492	0,6309884	0,6168662	0,6051343
40,0	0,7098043	0,6925133	0,6782021	0,6660608	0,6555627	0,6381571	0,6241461	0,6124973
45,0	0,7152319	0,6981270	0,6839580	0,6719291	0,6615218	0,6442542	0,6303427	0,6187687
50,0	0,7199185	0,7029785	0,6889359	0,6770071	0,6666810	0,6495374	0,6357158	0,6242099
55,0	0,7240277	0,7072353	0,6933062	0,6814676	0,6712150	0,6541836	0,6404440	0,6290003
60,0	0,7276755	0,7110165	0,6971905	0,6854338	0,6752481	0,6583194	0,6446549	0,6332685
65,0	0,7309472	0,7144100	0,7006780	0,6889963	0,6788720	0,6620377	0,6484425	0,6371093
70,0	0,7339072	0,7174817	0,7038362	0,6922237	0,6821560	0,6654091	0,6518782	0,6405944
75,0	0,7366051	0,7202827	0,7067172	0,6951688	0,6851536	0,6684880	0,6550171	0,6437794
80,0	0,7390799	0,7228531	0,7093620	0,6978733	0,6879071	0,6713173	0,6579026	0,6467082
85,0	0,7413626	0,7252251	0,7118034	0,7003705	0,6904501	0,6739315	0,6605995	0,6494160
90,0	0,7434786	0,7274246	0,7140681	0,7026874	0,6928101	0,6763584	0,6630462	0,6519312
95,0	0,7454486	0,7294730	0,7161777	0,7048464	0,6950097	0,6786211	0,6653560	0,6542774
100,0	0,7472898	0,7313881	0,7181506	0,7068658	0,6970675	0,6807388	0,6675182	0,6564743

Table numérique 2

 $\frac{k_h}{k} = \frac{Argsh\left(\lambda\sqrt{\alpha}\right)}{Argsh\,\lambda}$

αλ	1,5	2	2,5	3	3,5	4	5	10
α	1,61107	1,52621	1,47038	1,43089	1,40136	1,37836	1,34460	1,26773
5	1,89229	1,76206	1,67840	1,61996	1,57664	1,54307	1,49404	1,38324
10	2,05896	1,90108	1,80067	1,73095	1,67943	1,63961	1,58157	1,45083
15	2,17783	2,00000	1,88759	1,80979	1,75243	1,70815	1,64370	1,49880
20	2,27030	2,07686	1,95508	1,87100	1,80909	1,76134	1,69190	1,53600
25	2,34598	2,13972	2,01026	1,92103	1,85540	1,80481	1,73130	1,56640
30	2,41006	2,19290	2,05694	1,96334	1,89456	1,84157	1,76461	1,59210
35	2,46561	2,23900	2,09738	2,00000	1,92848	1,87342	1,79346	1,61437
40	2,51464	2,27967	2,13307	2,03234	1,95841	1,90151	1,81892	1,63401
45	2,55853	2,31606	2,16500	2,06128	1,98519	1,92664	1,84169	1,65158
55	2,59825	2,34900	2,19388	2,08746	2,00941	1,94938	1,82229	1,66747
60	2,63452	2,37907	2,22026	2,11136	2,03153	1,97014	1,88110	1,68198
65	2,66790	2,40674	2,24452	2,13335	2,05188	1,98923	1,89840	1,69533
70	2,69881	2,43235	2,26699	2,15371	2,07072	2,00692	1,91442	1,70768
75	2,72760	2,45621	2,28791	2,17266	2,08826	2,02338	1,92933	1,71919
80	2,75453	2,47853	2,30748	2,19040	2,10466	2,03878	1,94328	1,72995
85	2,77983	2,49949	2,32586	2,20706	2,12008	2,05324	1,95639	1,74006
90	2,80369	2,51926	2,34320	2,22276	2,13461	2,06688	1,96874	1,74959
95	2,82627	2,53796	2,35959	2,23762	2,14835	2,07978	1,98043	1,75861
100,0	2,84768	2,55570	2,37515	2,25171	2,16140	2,09202	1,99152	1,76716

Table numéricule 2	<i>ci</i> =	X
rable numerique 5	$q = \frac{1}{\sqrt{4x+1}}$	$1 \times Arash()$

14	1.1	247 47	25 5
$\sqrt{4X}$	$\pm 1 \times$	Argsh	(nx)
4 7.25		1 11 9011	Cane.

xn	1,5	2,0	2,5	3,0	3,5	4,0	4,5	5,0	10.0	15,0
1,0	0.37431	0,30978	0.27149	0.24593	0.22751	0.21350	0.20242	0.19339	0.14916	0.13144
1,5	0,36573	0,31178	0,27898	0,25661	0,24020	0,22753	0,21738	0.20902	0.16664	0.14892
2,0	0,36661	0,31826	0,28830	0,26755	0,25213	0,24011	0,23041	0,22235	0.18069	0.16282
2,5	0,37091	0,32597	0,29769	0,27789	0,26306	0,25141	0,24195	0,23406	0,19266	0,17458
3,0	0,37660	0,33392	0,30675	0,28756	0,27309	0,26167	0,25235	0,24455	0,20321	0,18490
3,5	0,38287	0,34178	0,31538	0,29661	0,28238	0,27110	0,26187	0,25412	0,21270	0,19417
4,0	0,38934	0,34942	0,32357	0,30510	0,29103	0,27985	0,27067	0,26295	0,22138	0,20264
4,5	0,39583	0,35680	0,33137	0,31310	0,29915	0,28803	0,27888	0,27117	0,22942	0,21046
5,0	0,40225	0,36391	0,33880	0,32069	0,30682	0,29573	0,28659	0,27888	0,23692	0,21775
5,5	0,40856	0,37077	0,34590	0,32791	0,31409	0,30302	0,29388	0,28616	0,24398	0,22461
6,0	0,41473	0,37738	0,35270	0,33479	0,32101	0,30995	0,30080	0,29307	0,25065	0,23108
6,5	0,42076	0,38377	0,35924	0,34139	0,32762	0,31656	0,30740	0,29965	0,25699	0,23723
7,0	0,42664	0,38994	0,36553	0,34772	0,33396	0,32289	0,31372	0,30594	0,26304	0,24310
7,5	0,43237	0,39592	0,37159	0,35382	0,34006	0,32898	0,31978	0,31198	0,26883	0,24871
8,0	0,43796	0,40171	0,37745	0,35970	0,34594	0,33483	0,32562	0,31779	0,27440	0,25410
8,5	0,44342	0,40734	0,38313	0,36538	0,35161	0,34049	0,33124	0,32339	0,27975	0,25928
9,0	0,44874	0,41280	0,38863	0,37089	0,35710	0,34595	0,33668	0,32880	0,28492	0,26429
9,5	0,45394	0,41811	0,39398	0,37623	0,36242	0,35125	0,34195	0,33404	0,28992	0,26912
10,0	0,45902	0,42329	0,39917	0,38141	0,36758	0,35638	0,34706	0,33912	0,29476	0,27381
15,0	0,50446	0,46904	0,44481	0,42680	0,41266	0,40115	0,39152	0,38329	0,33672	0,31437
20,0	0,54272	0,50710	0,48254	0,46417	0,44969	0,43786	0,42793	0,41942	0,37090	0,34739
25,0	0,57614	0,54016	0,51520	0,49646	0,48164	0,46950	0,45929	0,45053	0,40028	0,37577
30,0	0,60607	0,56966	0,54429	0,52518	0,51004	0,49762	0,48715	0,47815	0,42634	0,40093
35,0	0,63333	0,59646	0,57069	0,55124	0,53579	0,52309	0,51238	0,50317	0,44993	0,42371
40,0	0,65847	0,62114	0,59499	0,57519	0,55946	0,54651	0,53557	0,52615	0,47160	0,44463
45,0	0,68188	0,64410	0,61757	0,59746	0,58145	0,56826	0,55711	0,54750	0,49171	0,46405
50,0	0,70384	0,66563	0,63873	0,61831	0,60204	0,58862	0,57728	0,56749	0,51055	0,48224
55,0	0,72458	0,68594	0,65869	0,63798	0,62146	0,60783	0,59629	0,58633	0,52830	0,49938
60,0	0,74426	0,70520	0,67761	0,65662	0,63986	0,62602	0,61430	0,60419	0,54512	0,51563
65,0	0,76302	0,72354	0,69563	0,67437	0,65739	0,64335	0,63146	0,62118	0,56113	0,53110
70,0	0,78095	0,74108	0,71285	0,69134	0,67413	0,65991	0,64785	0,63743	0,57644	0,54588
75,0	0,79816	0,75790	0,72937	0,70760	0,69019	0,67578	0,66356	0,65300	0,59111	0,56006
80,0	0,81471	0,77408	0,74525	0,72325	0,70563	0,69104	0,67867	0,66798	0,60522	0,57369
85,0	0,83068	0,78968	0,76056	0,73832	0,72051	0,70576	0,69324	0,68241	0,61882	0,58683
90,0	0,84610	0,80475	0,77536	0,75289	0,73488	0,71997	0,70730	0,69635	0,63195	0,59952
95,0	0,86103	0,81934	0,78967	0,76698	0,74879	0,73372	0,72092	0,70984	0,64467	0,61181
100,0	0,87552	0,83348	0,80355	0,78065	0,76228	0,74705	0,73412	0,72292	0,65700	0,62372

42

Table numérique 4 $q = \frac{A}{Argshx}$			
x	p	х	p
1,5	1,25548	15	4,40877
2,0	1,38539	20	5,42078
2,5	1,51770	25	6,38990
3,0	1,64976	30	7,32668
3,5	1,78052	35	8,23782
4,0	1,90957	40	9,12787
4,5	2,03680	45	10,00015
5,0	2,16222	50	10,85713
5,5	2,28590	55	11,70073
6,0	2,40792	60	12,53248
6,5	2,52838	65	13,35362
7,0	2,64738	70	14,16518
7,5	2,76501	75	14,96803
8,0	2,88135	80	15,76289
8,5	2,99649	85	16,55038
9,0	3,11048	90	17,33106
9,5	3,22340	95	18,10541
10,0	3,33531	100	18,87383

Bibliographie

- Cambefort H. Introduction à la géotechnique, Eyrolles, 1971.
 Cassan M. – « Filtration dans les cavités
- [2] Cassan M. « Filtration dans les cavités souterraines ». Annales de l'ITBTP, avrilmai 1979.
- [3] Cassan M. Les essais d'eau dans la reconnaissance des sols, Eyrolles, 1980.
- [4] Cassan M. Aide-mémoire d'hydraulique souterraine, Presses des Ponts et Chaussées, 1993, 2^e édition.
- [5] Mandel J. « Note sur le calcul des filtrations ». Annales des Ponts et Chaussées, 1939.
- [6] Schneebeli G. « La mesure in situ de la perméabilité d'un terrain ». Congrès de la Société hydrotechnique de France, Alger, 1954.
- [7] Schneebeli G. Hydraulique souterraine, Eyrolles, 1966.