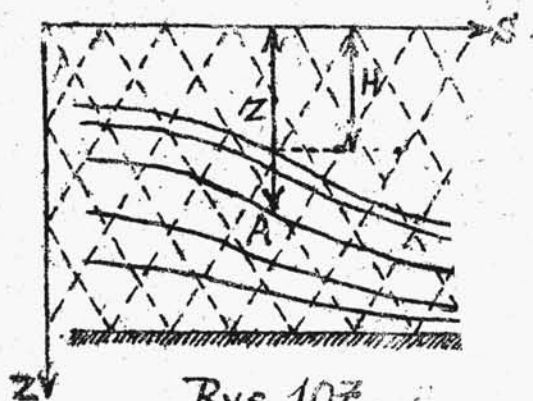


§56. RUCH WÓD GRUNTOWYCH /rys.107/.

Zastanowimy się z kolei nad przepływem cieczy w ziemi, gdy mamy do czynienia z t.zw. "wodami gruntowymi". Wskutek napotykaných oporów szybkości cząstek cieczy są tu bardzo małe. Otóż, jak stwierdza doświadczenie, straty powstałe przy tym są proporcjonalne do pierwszych potęg szybkości, mamy więc daleko idącą analogję do rozpatrywanego w przewodach ruchu Poiseuille'a. Zresztą przepływ wody przez grunt da się upodobnić do przepływu przez układ kanałów, utworzonych przez cząstki ziemi. Wyprowadzimy przy powyższem założeniu zależność między obniżeniem się poziomu cieczy, a jej szybkością, która, jakśmy to już raz mówili, jest bardzo mała.

W tym celu rozpatrzmy równanie ogólne ruchu strugi

$$P - \frac{1}{6} \frac{\partial p}{\partial s} = \frac{\partial v}{\partial t} + v \frac{\partial v}{\partial s}; \quad /1/$$



Rys. 107.

Założmy, iż ruch wód gruntowych należy do kategorii ruchów trwałych, t.j. $\frac{\partial v}{\partial t} = 0$. Otóż siła objętościowa jednostkowa wyrazi się, jak i poprzednio, jako

$$P = \rho \frac{dz}{ds} - P_s;$$

gdzie przez γ oznaczamy opór jednostkowy. Ale wysokość jednostkowa stracona l_s ma być proporcjonalna do pierwszej potęgi szybkości. Wobec tego opór na długości ds przy przekroju F elementu wyniesie $K\gamma ds F$, co na jednostkę masy da siłę

$$P_s = \frac{K\gamma ds F}{F ds \sigma} = K\gamma$$

gdzie K oznacza współczynnik proporcjonalności. Wobec tego równanie (1) da się przekształcić:

$$\sigma \frac{dz}{ds} - K\gamma \sigma - \frac{1}{\sigma} \frac{dp}{ds} = V \frac{dV}{ds};$$

Ponieważ szybkości przepływu są bardzo małe, jak również i ich zmiany, więc bez wielkiego błędu możemy założyć $V \frac{dV}{ds} = 0$, tak iż

$$\sigma \frac{dz}{ds} - K\gamma \sigma - \frac{1}{\sigma} \frac{dp}{ds} = 0;$$

Ponieważ ze względu na małą prędkość V i możność zaniedbywania V^2 , możemy przyjąć, iż na głębokości

z pod poziomem gruntu, zaś H poziomą wód gruntowych /rys.107/ panuje ciśnienie hydrostatyczne

$$p = p_a + (z - H) \gamma;$$

więc

$$\frac{dp}{ds} = \left(\frac{dz}{ds} - \frac{dH}{ds} \right) \gamma;$$

zatem

$$\sigma \frac{dz}{ds} - K\gamma \sigma - \frac{1}{\sigma} \left(\frac{dz}{ds} - \frac{dH}{ds} \right) \gamma = 0;$$

skąd

$$\sigma \frac{dz}{ds} - K\gamma \sigma - \frac{\gamma}{\sigma} \left(\frac{dz}{ds} - \frac{dH}{ds} \right) = 0;$$

czyli ostatecznie

$$\frac{dH}{ds} = Kv; \quad /2/$$

lub

$$v = K \frac{dH}{ds}; \quad /3/$$

Spółczynnik K we wzorze /3/ można określić empirycznie. Zależy on od bardzo wielu okoliczności, jak np. od sposobu rozdzielania się strug elementarnych wody przy cząstkach gruntu. Średnio znaleziono dla ziarn ziemi o średnicy $d=1\text{ mm}$ wartość $K \approx 1/600$, która się następnie zmienia proporcjonalnie do kwadratu średnicy, jakieśmy to mieli i w teorii Poisenille'a. Chcąc wyliczyć wydatek wody w tych warunkach, nie możemy poprzestać na wyznaczeniu przekroju gruntu F gdyż tylko część jego μF jest wypełniona wodą tak iż wydatek

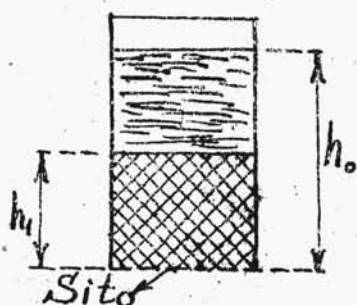
$$Q = \mu F v = \mu k F \frac{dH}{ds};$$

Iloczyn μk daje się najprościej wyliczyć za pomocą sztucznych filtrów /rys. 108/. Są to naczynia cylindryczne, zaopatrzone na końcu w sito i wypełnione do jakiejś wysokości h_1 badanym gruntem. Nalewamy wówczas wody, póki poziom jej nie zajmie wysokości h_0 , i wyznaczamy wówczas wydatek cieczy. Otóż w danym razie

$$\frac{dH}{ds} = h_0/h_1$$

tak iż ze wzoru /4/ szukany iloczyn

$$k = Qh/Fh_0$$



Rys. 108.

Pomijając dane teoretyczne-empiryczne zastosujemy do obliczenia wydatków studzien i to w dwóch założeniach:

1/ studnia jest osłonięta - otwarta od dołu w gruncie wodonośnym;

2/ studnia opiera się na nieprzepuszczalnym gruncie.

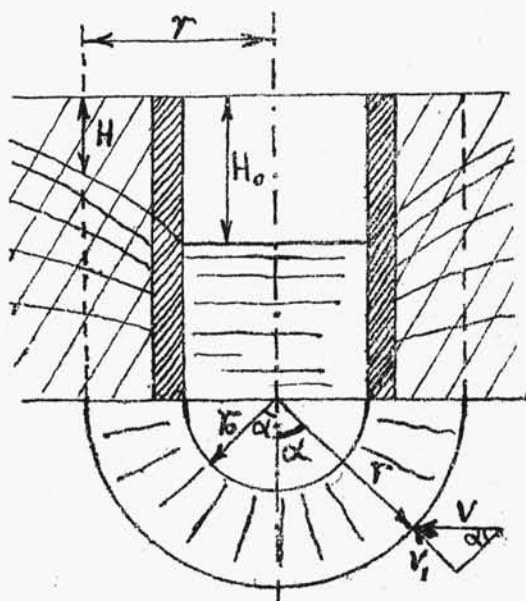
Rozpatrzmy tedy przedewszystkiem studnię osłoniętą /rys. 109/.

Ponieważ woda przenika do studni, więc w chwili osierpania poziom jej deszczowa osłonięta się obniży. Obierając od H do góry, musimy przepisać wzór /3/ ze zmienionym znakiem, czyli

$$V = -k \frac{dH}{dr} ;$$

gdzie maleje ze wzrostem r .

Notując sobie wykreślić, że wpływanie wody odbywa się w sposób deszczowo symetryczny, t.j. strugi elementarne są skierowane wzdłuż promieni r półkuli opisanej na dnie studni. Jest rzeczą oczywistą, że przy podwyższeniu



Rys. 109.

założeniu wydatek cie-
czy jest taki sam
przez wszystkie półku-
le współśrodkowo z po-
wyższą.

Oznaczmy tedy wyda-
tek wody przez półkulę
o promieniu r .

Ponieważ szybkość
w kierunku poziomym

$$V = k \frac{dH}{dr}$$

więc jej składowa w kierunku promienia r , poprowadzo-
nego pod kątem α do osi studni wyniesie

$$V_1 = -k \frac{dH}{dr} \sin \alpha;$$

skąd wydatek elementarny wzdłuż odpowiedniego pasa kuli-
stego wyrazi się, jako

$$dQ = -2\pi r \sin \alpha r d\alpha \cdot k \frac{dH}{dr} \sin \alpha =$$

$$= -2\pi k r^2 \frac{dH}{dr} \sin^2 \alpha d\alpha;$$

czyli cały wydatek

$$Q = \int_0^{\pi/2} dQ = -2\pi k r^2 \frac{dH}{dr} \int_0^{\pi/2} \sin^2 \alpha d\alpha = -\frac{\pi}{2} k r^2 \frac{dH}{dr};$$

Całkując to ostatnie równanie znajdziemy, iż

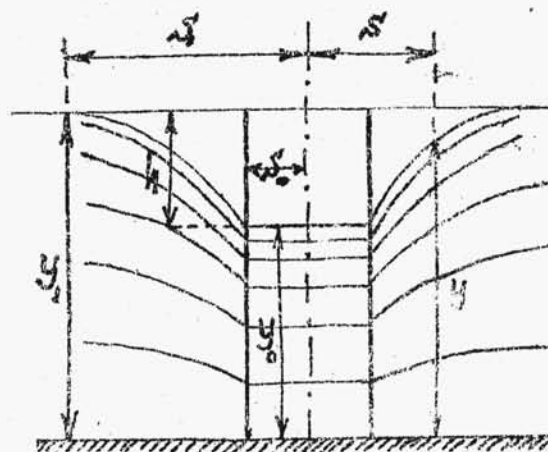
$$Q/r = \frac{\pi^2}{2} k_y H + C;$$

gdzie możemy założyć $C = 0$, jeżeli mierzyć będziemy

H od poziomu wód gruntowych w spoczynku, bo nieskończenie daleko od studni, t.j. dla $r = \infty$ jest:

$$H = 0;$$

Ponieważ wyprowadzony wzór dotyczy się również półkuli o promieniu r_0 , więc dla tej wartości promienia znajdziemy



Rys. 110.

$$Q = \frac{\pi^2 k_y}{2} r_0 H_0;$$

Na zasadzie powyższego wzoru możemy w przybliżeniu wyliczać wydatek ciekącej studni, zmierzwszy jej promień r_0 i obniżenie H_0 wody w studni.

Rozpatrzmy z kolei studnię artesyjską, sięgającą nieprzepuszczalnego gruntu /rys. 110/. Ponieważ studnia taka nie mogłaby zaszerpnąć wody od dołu, jak poprzednia, więc kadłub jej jest dziurkowany, przyczem siatka ochronna mosiężna lub miedziana nie pozwala na przenikanie piasku

do studni. Otóż w myśl wzoru /3/ średnia szybkość

$$v = k \frac{dy}{dr};$$

Ponieważ wydatki wody przez dowolne cylindry o osi, zlewającej się z osią studni, są równe, więc dla cylindra o wymiarach y, r , będzie wydatek

$$Q = \mu \cdot 2\pi r y v = \mu \cdot 2\pi k r y \frac{dy}{dr};$$

skąd po całkowaniu

$$Q \ln r/r_0 = \pi k \mu (y^2 - y_0^2);$$

Ze wzoru powyższego wynika, że powierzchnia wody przecina się pod kątem z poziomem gruntu, gdyż $y = y_1$ dla wartości $r = r_1$ określonej równaniem

$$Q \ln r_1/r_0 = \pi k \mu (y_1^2 - y_0^2)$$

Wprowadzając pomiarową wielkość $h = y_1 - y_0$ łatwo wyliczymy stąd wydatek

$$Q = \pi k \mu h (2y_1 - h) \ln r/r_1$$

mając głębokość y_1 nieprzepuszczalnego gruntu w miejscu pojawienia się wody, oraz odległości r_0 i r_1 .

Rachunek wybudza tu znacznie mniej zaufania niż poprzednio, gdyż jest rzeczą niemożliwą, aby powierzchnia ruchoma wody tworzyła kąt z poziomem wód gruntowych w spoczynku. Niedokładność ta objaśnia się szeregiem upraszczających założeń, któreśmy uczynili, a z których może

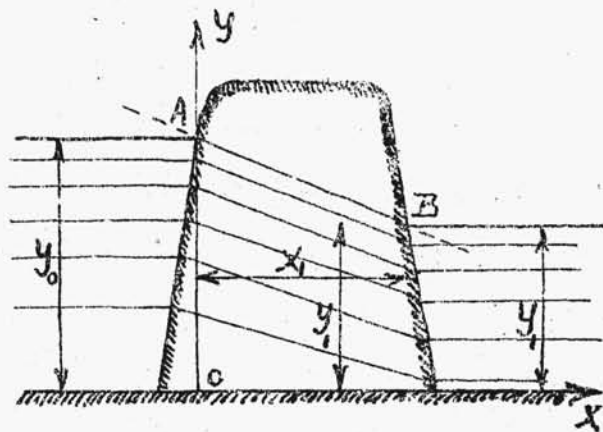
najbardziej rażącem było upodobnienie wszystkich strug elementarnych wody do strugi powierzchniowej. W każdym razie otrzymany wynik daje zgruba rezultaty zgodne z doświadczeniem.

PRZEPŁYW WODY PRZEZ GROBLĘ.

Jako zakończenie powyższego działu, rozpatrzmy przepływ wody przez groblę /rys. 111/.

Groblą nazywamy wał utworzony z gruntu dookoła jakiegoś zbiornika wody. Przenikając przez groblę, woda obniża swój poziom. Stawując tedy odpowiednią szerokość grobli, możemy dowolnie obniżyć poziom wód gruntowych.

Obierając układ współrzędnych, jak na rys. 111 znajdujemy szybkość przepływu, jak poprzednio



Rys. 111.

$$V = -k \frac{dy}{dx};$$

Stąd wydatek Q , na jednostkę długości grobli do poziomu y wyniesie

$$Q = \int y v = -\int y k \frac{dy}{dx};$$

skąd po scałkowaniu

$$Qx = +\frac{1}{2} k \frac{y_0^2 - y_1^2}{2};$$

Widać stąd, że cylindryczna powierzchnia wody, przenikającej groblą, ma podstawę paraboliczną, przecinając się i tu pod kątem z poziomem wody. Tak, na przykład, w punkcie B współrzędne x_1, y_1 czynią przedmiot równaniu

$$Q_1 x_1 = 54k \frac{y_0^2 - y_1^2}{2};$$

skąd można dobrać odpowiednio grubość x_1 grobli, uzyskawszy określony spadek $(y_0 - y_1)$

Te same wątpliwości, któreśmy poruszyli przy rozpatrywaniu studni, narzucają się i tutaj. Jako jedno z najbardziej nieścisłych założeń wypada podkreślić tę okoliczność, że szybkość przepływu nie zależy od pochyłości grobli pod poziomem cieczy ze strony A rys. 111. Jest to równoważne istnieniu prędkości przepływu we wnętrzu pochylonej części grobli ze strony A bez istnienia spadku.

Rachunek niniejszego paragrafu może być stosowany w wypadku, kiedy chodzi o obniżenie poziomu wód gruntowych na określonym znacznym obszarze. Kłopoty wtedy kanały, nadejście im odpowiedni do wydatku przekrój i spadek. Kanały te rozmieszczamy tak blisko, aby parabole AB dwóch kanałów sąsiednich przecinały się na żądanej wysokości.