

## Infrastrutture Idrauliche Urbane - Dimensionamento Acquedotti <sup>7</sup>

Anche per il dimensionamento degli acquedotti si parte dalla conoscenza della portata che dovrà fluire nelle condotte. Vi sono poi numerosi differenti aspetti e seconda delle opere da dimensionare: di presa, di adduzione e di trasporto.

### Dotazione e Portata

La dotazione  $d$  è il quantitativo giornaliero medio annuo di acque assegnato per abitante in un centro abitato di misure in  $l/ab \cdot g$  e ha valore indicativo  $no$  300-350  $l/ab \cdot g$ .

Essendo i consumi variabili nel tempo si definiscono i coefficienti di punta:

- giornaliero  $p_g$ , rapporto tra quantitativo corrispondente al giorno di massimo consumo e il consumo massimo giornaliero medio annuo (circa 1,3-1,5 per piccoli centri);
- oraria  $p_o$ , rapporto tra massimo consumo orario e consumo giornaliero medio annuo (circa 1,3-1,5).

Se  $N$  è il numero degli abitanti serviti la portata media del giorno di massimo consumo e il valore di punta oraria sono rispettivamente:

$$Q_g = \frac{N \cdot d \cdot p_g}{86400}$$

$$Q_o = \frac{N \cdot d \cdot p_g \cdot p_o}{86400}$$

Mentre la rete di distribuzione deve essere dimensionata per le portate dell'ora di punta, l'adduzione e l'opera di presa vanno dimensionate per la portata del giorno di massimo consumo.

La densità abitativa è 300  $ab/ha$  nelle zone residenziali intensive, 150-300  $ab/ha$  nelle zone semi-intensive e 150  $ab/ha$  in quelle estensive.

Le perdite e le fluttuazioni stagionali della popolazione fanno variare la dotazione nel tempo. Alcune formule la legano alla popolazione  $P$ :

$$d = k_1 \cdot P^{k_2}$$

Con  $k_1$  e  $k_2$  da analisi statistiche. La popola-

ne può essere altresì espreso tenendo conto delle fluttuazioni:

CON L'INTERESSE COMPOSTO

$$P(m) = P_0 (1+r)^m$$

CON LA CURVA LOGISTICA

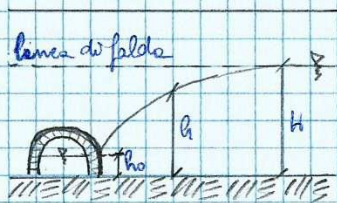
$$P_t = P_0 + \frac{P_{\infty} - P_0}{1 + a \cdot e^{-bt}}$$

Con  $a$  e  $b$  costanti determinate a partire da dati sperimentali (mediante regressione).

Opere di presa: gallerie filtranti e pozzi

Le opere di presa consentono di captare l'acqua delle falde di approssimamento

Un esempio sono le gallerie filtranti usate quando la profondità della falda è modesta. Si scava un cunicolo sotterraneo che aspira l'acqua effluente dalle sue pareti (che devono dunque essere permeabili o dotate di aperture):



La presenza della galleria modifica la linea di falda dando origine a un moto di filtrazione verso la galleria stessa. Per la valutazione della portata di alimentazione

un solo lato si fanno le ipotesi di Dupuit:

- il moto di filtrazione avviene solo in direzione orizzontale (linee equipotenziali verticali, velocità di filtrazione costante lungo una stessa linea);
- il gradiente idraulico è pari all'inclinazione della superficie freatica.

La portata unitaria di alimentazione è data da:

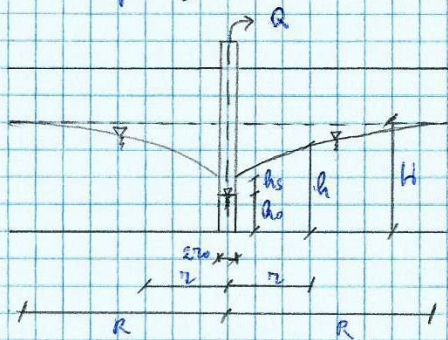
$$q = -k h \frac{dh}{dx} \quad h^2 = h_0^2 + (H^2 - h_0^2) \cdot \frac{x}{L}$$

$$\Rightarrow q = k \frac{(H^2 - h_0^2)}{2L}$$

Si ottiene infine la portata complessiva  $Q = q \cdot l$ .  $k$  deve essere omogeneo.

Passiamo ai pozzi, cioè perforazioni nel terreno che scendono a livello o al di sotto della linea di falda. Anche in la modificano a causa dell'emungimento. Ecco uno

schema grafico con il calcolo della portata (sempre con ipotesi di Dupuit):



$$Q = 2\pi r h \cdot q, \quad q = -k \frac{dh}{dr}$$

$$\Rightarrow Q = 2\pi r h K \frac{dh}{dr}$$

Integrando si ottengono:

$$Q = \pi K \frac{H^2 - h_0^2}{\ln R/r_0} \quad h = h_0 + (H^2 - h_0^2) \frac{\ln r/r_0}{\ln R/r_0}$$

Si può ottenere il raggio di

influenza del pozzo (minima distanza a cui la falda è indisturbata) con la formula di Richardt o, se è noto, la  $Q$ , con l'inversa della portata:

$$R = C_r \cdot (H - h_0) \cdot \sqrt{K}$$

$$R = r_0 \exp \left[ \frac{Q}{4K} (H^2 - h_0^2) \right]$$

Con  $C_r \approx 1500 - 2000$  (s/m)<sup>1/2</sup>. Nel caso di pozzo artiano, si sostituisce alla quota della superficie freatica quella della superficie piezometrica. Si ottengono:

$$Q = 2\pi h^* K \frac{H - h_0}{\ln R/r_0}$$

$$h = h_0 + (H - h_0) \frac{\ln r/r_0}{\ln R/r_0}$$

Se il pozzo arriva solo fino al letto della falda:

$$Q = 2\pi r^2 k \frac{dh}{dr} \Rightarrow Q = 2\pi r k \frac{H - h_0}{\frac{1}{r_0} - \frac{1}{r}} \Rightarrow Q = 2\pi r_0 k (H - h_0) \ln R/r_0$$

### Parametri di un acquifero

Immagazzinamento e trasmissività, in forme specifiche o non (moltiplicati per lo spessore  $h^*$  dello strato artiano) sono i parametri che caratterizzano un acquifero:

SPECIFICI

$$S_0 = \rho g (\alpha + m\beta) \quad [1/L]$$

$$T_0 = K \quad [L/T]$$

NON SPECIFICI

$$S = S_0 \cdot h^* \quad [-]$$

$$T = T_0 \cdot h^* \quad [L^2/T]$$

Tali parametri possono essere determinati sperimentalmente. La curva di Theis (1935) dà una soluzione analitica delle variazioni di  $s$ , dislivello tra quota statica e piezometrica (o superficie libera per falda freatica), nel tempo. La parte dell'equazione di filtrazione in modo

$$\frac{1}{r} \frac{\partial}{\partial r} \left( r \frac{\partial s}{\partial r} \right) = \frac{S}{T} \cdot \frac{\partial s}{\partial t}$$

$$c.c. \begin{cases} Z(z) \geq 0 & \forall z, \text{ per } t=0 \\ Z(\infty) = 0 & \text{ per } t > 0 \end{cases}$$

Quindi:

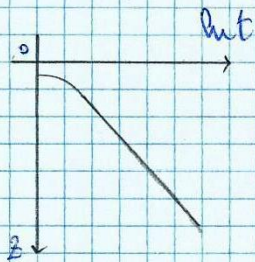
$$z(r, t) = \int_0^t C \frac{\exp[-z^2 S / (4\pi T^2)]}{z} \cdot dt$$

$$\Rightarrow Q(r, t) = 2\pi r T \frac{Q_0}{z} = 4\pi r T C \exp[-z^2 S / (4\pi T^2)]$$

Con  $C = \frac{Q}{4\pi r T}$ . Usando la variabile adimensionale  $u = \frac{4\pi T^2}{z^2 S}$  riprendere, con alcuni passaggi, alla curva di Theis:

$$z(r, t) = \frac{Q}{4\pi r T} \cdot w(u)$$

Con  $w(u) = \left[ -Ei\left(-\frac{1}{u}\right) \right]$ . Le prove di pompaggio mostrano che la relazione tra  $z$  e  $t$  è lineare nel piano semi-logaritmico dopo un breve tempo di avviamento:



$$z = z_0 \cdot \ln t / \mu$$

$$\frac{dz}{dt} = -\frac{z_0}{t}$$

L'equazione  $z(r, t)$  della curva fornisce:

$$\frac{dz}{dt} = \frac{1}{t} \cdot \frac{Q}{4\pi T} \Rightarrow T = \frac{Q}{4\pi z_0}$$