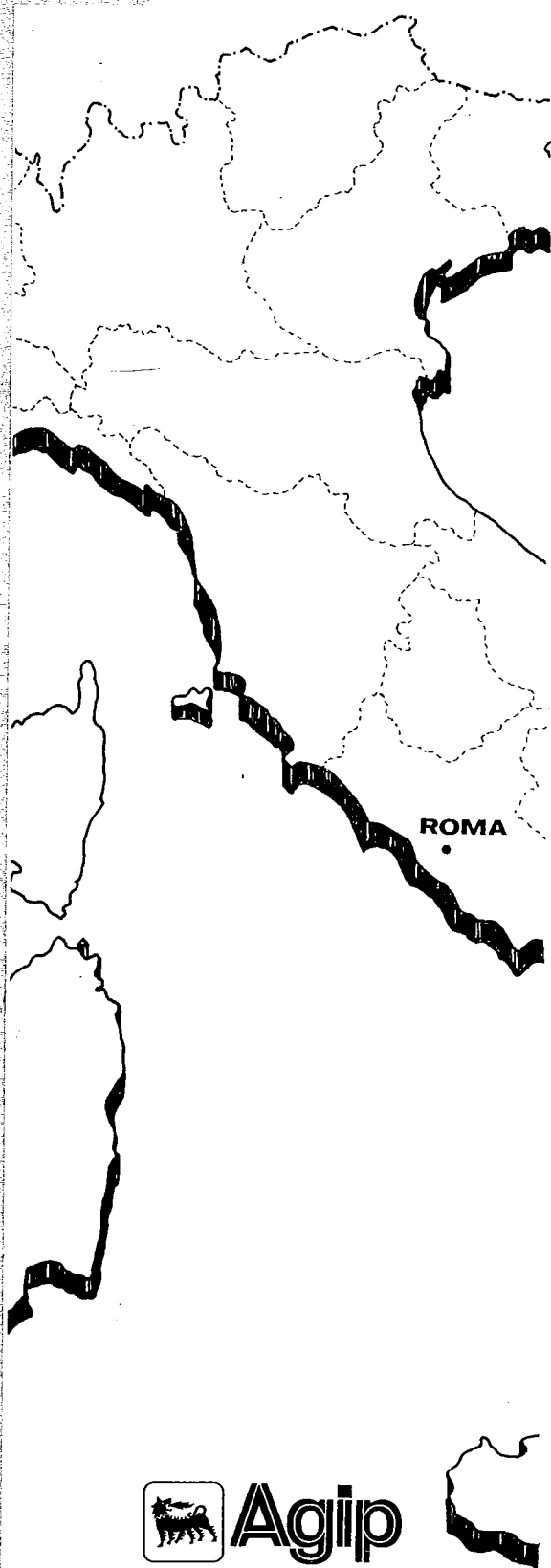


MINISTERO DELL'INDUSTRIA DEL COMMERCIO E DELL'ARTIGIANATO  
LEGGE 9 DICEMBRE 1986, N. 896 "DISCIPLINA DELLA RICERCA E DELLA COLTIVAZIONE DELLE RISORSE GEOTERMICHE  
CNR - ENEA - ENEL - ENI / AGIP

**INVENTARIO DELLE RISORSE GEOTERMICHE NAZIONALI  
REGIONE ABRUZZO**



DES-DIREZIONE SERVIZI CENTRALI ESPLORAZIONE-RISORSE GEOTERMICHE-SERG



MINISTERO DELL'INDUSTRIA DEL COMMERCIO E DELL'ARTIGIANATO  
LEGGE 9 DICEMBRE 1986, N. 896 "DISCIPLINA DELLA RICERCA E DELLA COLTIVAZIONE DELLE RISORSE GEOTERMICHE  
CNR - ENEA - ENEL - ENI / AGIP

**INVENTARIO DELLE RISORSE GEOTERMICHE NAZIONALI  
REGIONE ABRUZZO**

RAPPORTO

DICEMBRE 1987

REGIONE ABRUZZO

INDICE

PREMESSA

1.	CENNI DI GEOLOGIA	Pag. 1
2.	IPROGEOLOGIA	" 1
3.	SORGENTI TERMALI	" 2
4.	GEOTERMIA	" 2
5.	UTILIZZAZIONI	" 3

BIBLIOGRAFIA

APPENDICE

ALLEGATI

TAVOLA 1	-	SCHEMA GEOIDROLOGICO
TAVOLA 2	-	TETTO DEI CARBONATI
TAVOLA 3.1	-	ISOPACHE DELLE FORMAZIONI DEL PLIOCENE MEDIO-SUPERIORE
TAVOLA 3.2	-	ISOPACHE FLYSCH DI TERAMO (PLIOCENE INFERIORE°)
TAVOLA 4	-	ISOTERME A 2000 m DAL PIANO CAMPAGNA
- SCHEDE POZZI (A11. A)		
- MISURE DI TEMPERATURA IN POZZO (A11. B)		

- PREMESSA

Il presente documento è stato curato da ENI-AGIP ed è parte dell'Inventario delle Risorse Geotermiche Nazionali, eseguito per conto del Ministero dell'Industria, del Commercio e dell'Artigianato da parte di CNR, ENEA, ENEL ed ENI-AGIP.

Lo scopo del lavoro è di fornire una raccolta di elementi utili per la conoscenza delle risorse geotermiche dell'Abruzzo.

Il documento si compone di un Rapporto, con tavole annesse, in cui vengono esaminate e descritte le caratteristiche idrogeologiche e geotermiche dei principali acquiferi individuati.

Al Rapporto fanno seguito una raccolta di dati di sorgenti e di pozzi per idrocarburi, con informazioni di carattere idrogeologico sugli acquiferi ad acqua dolce attraversati dai pozzi (Allegato A) ed una raccolta di schede contenenti misure di temperatura effettuate in pozzi per idrocarburi a varie profondità (Allegato B).

In conformità con gli obiettivi dell'Inventario, una parte della documentazione citata (informazioni contenute nelle schede più recenti dell'Allegato B) è già stata trasferita nella Banca Dati Geotermici esistente presso l'Istituto Internazionale per le Ricerche Geotermiche di Pisa del CNR.

La documentazione rimanente sarà trasferita successivamente, insieme con i dati che via via si raccoglieranno a completamento dell'Inventario, a partire da quelli riguardanti i pozzi perforati da altre Compagnie, e di cui l'AGIP sta curando la raccolta per conto del Ministero.

Le considerazioni conclusive contenute nel presente rapporto, così come le estrapolazioni effettuate per la compilazione delle tavole annesse, hanno carattere generale e richiedono pertanto ulteriori indagini ed approfondimenti per una loro utilizzazione puntuale.

I successivi aggiornamenti dell'Inventario, già previsti dalla legge 9 dicembre 1986, n°896, permetteranno di migliorare via via l'affidabilità delle conoscenze riguardanti le entità ed ubicazione delle risorse geotermiche regionali.

## 1. CENNI DI GEOLOGIA

Il territorio regionale si presenta litologicamente eterogeneo ed è costituito da grandi strutture carbonatiche, generalmente fasciate da depositi terrigeni, e zone pianeggianti costiere ed interne colmate da sedimenti recenti di origine detritico-alluvionale e marina (Tav. 1).

I rilievi carbonatici sono interessati da una tettonica di tipo compressivo che ha dato luogo ad una serie di estese e complesse anticlinali asimmetriche col fianco nord orientale molto ripido e spesso rovesciato e quello occidentale interessato da faglie distensive.

I sedimenti di natura terrigena che coprono la fascia orientale della regione sono costituiti da alternanze arenaceo-marnose e, nelle zone più prossime alla costa, da sabbie, argille e depositi alluvionali.

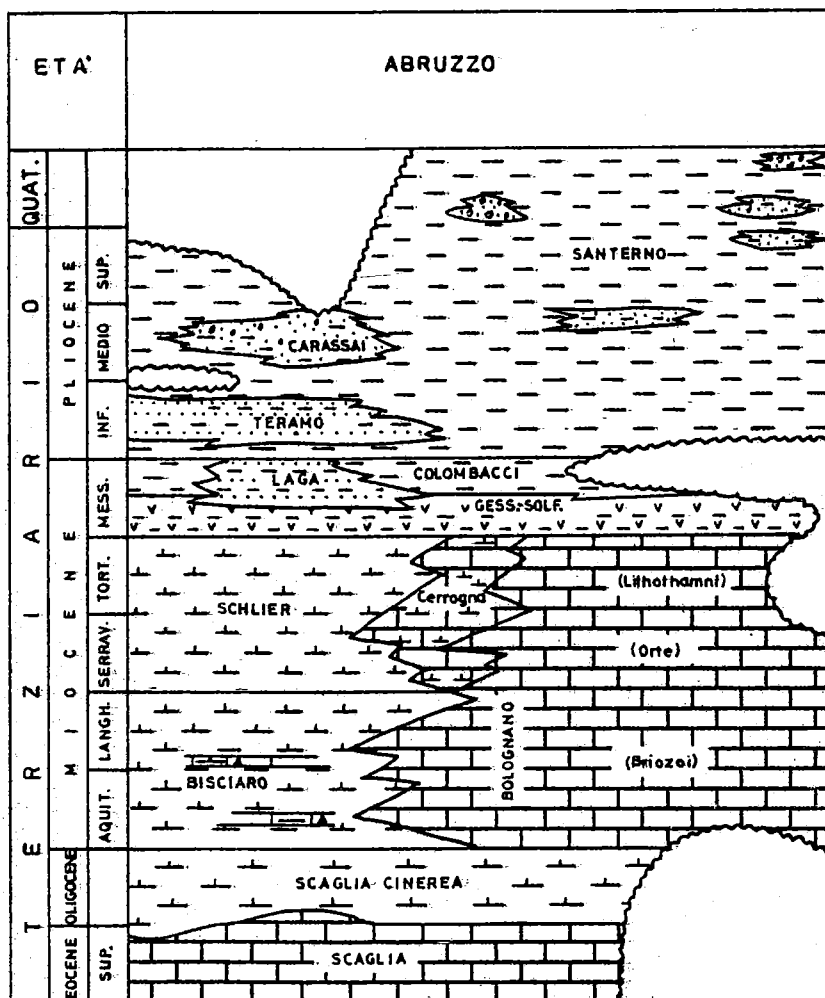
I rapporti stratigrafici delle formazioni terziarie giacenti sulla successione carbonatica sono illustrati nello schema della figura 1.

L'area di distribuzione e un tentativo di ricostruzione delle isopache di alcune formazioni potenzialmente permeabili del Pliocene e Pleistocene sono illustrate nelle due tavole 3.1. 3.2..

## 2. IDROGEOLOGIA

L'assetto geologico-strutturale, sinteticamente descritto in precedenza, condiziona la circolazione e l'accumulo delle acque sotterranee.

Le principali risorse idriche sotterranee sono presenti dove le strutture carbonatiche affioranti sono state oggetto di importanti dislocazioni che hanno originato una permeabilità di tipo secondario per fratturazione cui si aggiungono fenomeni di carsismo nei termini più calcarei.



Schema dei rapporti litostratigrafici dei sedimenti terziari

Tali strutture sono la sede di importanti acquiferi compartimentati che alimentano le principali sorgenti ed, in molti casi, le falde contenute nei depositi terrigeni permeabili delle piane interne.

Il tetto delle formazioni carbonatiche è illustrato alla Tav. 2.

La zona costiera presenta inoltre interesse idrogeologico poichè le alluvioni depositate dai corsi dacqua appenninici sono interessati da una attiva circolazione idrica.

La fascia nord-orientale della regione, caratterizzata, come già visto, dalla presenza, sia in affioramento, sia a profondità moderata, di una successione costituita da sedimenti terrigeni a granulometria e grado di cementazione variabili, è sede di una modesta circolazione idrica sotterranea di limitato interesse idrogeologico con presenza di acquiferi locali e compartimentati di scarso potenziale produttivo.

### 3. SORGENTI TERMALI

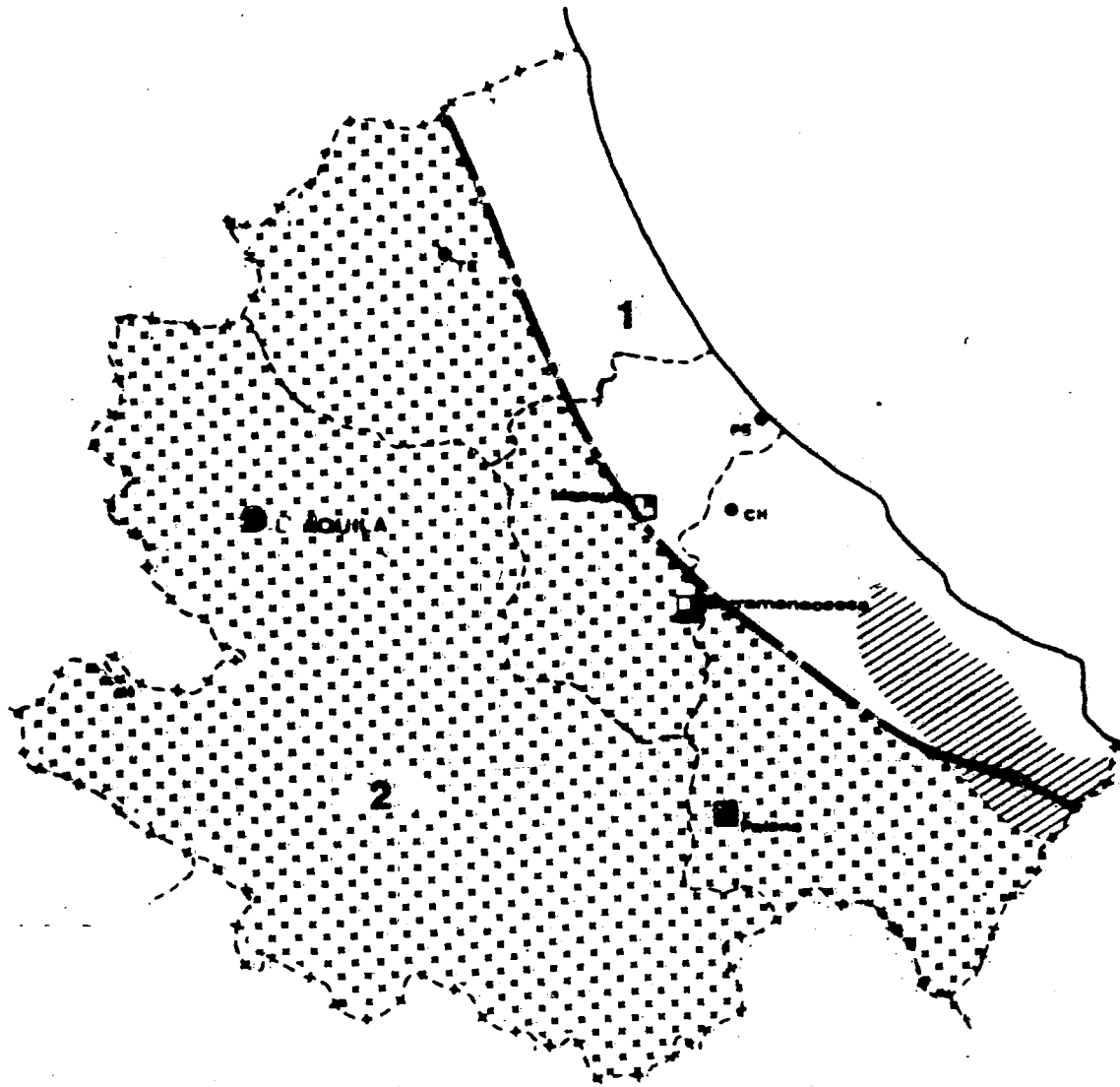
Le manifestazioni termali della Regione sono costituite dalle seguenti sorgenti:

- Moscufo: acque appartenenti alla classe di temperatura 18° + 30°C;
- Serramanacesca e Palena: acque appartenenti alla classe di temperatura 40° + 50°C.

### 4. GEOTERMIA

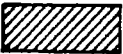


Sulla base della ricostruzione dei modelli geostrutturale ed idrogeologico il territorio della Regione può essere suddiviso in due settori le cui caratteristiche geotermiche possono essere sintetizzate come segue (Figura 2):

## ABRUZZO






SCALA 1:1.000.000

## LEGENDA

-  Aree includenti acquiferi con temperature  $\geq 60^\circ\text{C}$  entro 2000 m dal piano campagna
-  Aree con acquiferi regionali singoli o multipli limitati da livelli argillosi
-  Aree con acquiferi discontinui in relazione a sistemi fagliati profondi

- 1** Fascia costiera
- 2** Settore appenninico

SORGENTI TERMALI CON CLASSE DI TEMPERATURA ( $^\circ\text{C}$ ):

-  da  $18^\circ$  a  $30^\circ$
-  da  $30^\circ$  a  $40^\circ$
-  da  $40^\circ$  a  $50^\circ$



- settore appenninico, con strutture carbonatiche di stile compressivo, dove le acque di numerose sorgenti, collegate con falde di fondo, hanno temperature di interesse geotermico assai limitato ; tali sorgenti sono infatti alimentate direttamente da acque meteoriche che mantengono la temperatura della falda a livelli inferiori alla temperatura media annua al suolo, lo stesso fenomeno è stato verificato sulle venute d'acqua nel corso del traforo del Gran Sasso;
  
- settore dal margine appenninico fino alla costa, dove gli acquiferi carbonatici profondi, sono sovrastati da acquiferi clastici di età plio-pleistocenica con intercalazioni di orizzonti argillosi. Questo settore si può dividere, dal punto di vista termico (Tav.4), in due aree: quella a N del parallelo di Chieti, ove il gradiente riscontrato è inferiore a quello medio terrestre, e quella meridionale, ove invece si riscontrano gradienti interessanti (localmente sono state misurate temperature di 65°C a 1500 m di profondità). Dal punto di vista della profondità il substrato carbonatico è interessante a Sud di Chieti, ove il tetto è situato a profondità intermedia fra i 2000 ed i 3000m. Per quanto riguarda i depositi clastici plio-pleistocenici, essi presentano localmente pacchi anche importanti di sabbie torbiditiche (Tavv. 3.1 e 3.2).

## 5. UTILIZZAZIONI

Non vi sono al momento utilizzi di rilievo delle manifestazioni termali note.

## Bibliografia essenziale

- AGIP, 1977: Temperature sotterranee. Ed. AGIP, Milano.
- AGIP: Profili stratigrafici dipozzi per idrocarburi, documenti interni, Milano.
- BONI C.F., 1973: Lineamenti idrogeologici dell'Appennino carbonatico laziale-abruzzese. Atti 2° Conv. Int. Acque Sotterranee, Palermo.
- BONI C., BONO P., 1982: Schema idrogeologico dell'Appennino Centrale: lineamenti strutturali, idrologici ed elementi di interesse geotermico. Centro di studio per la Geologia dell'Italia Centrale, CNR Roma, in stampa.
- BRAMBATI A., 1968-1969: Sedimentologia del Flysch Teramano (Abruzzo), Mem. Museo Trentino di Sc. Nat. 17,2.
- CARISSIMO L., D'AGOSTINO O., LODDO C., PIERI M., 1963) Petroleum exploration by Agip Mineraria and new geological information in Central and in Southern Italy from the Abruzzi to Taranto Gulf. Atti VI Congr. Intern. Petroleum, 267 - 292, Frankfurt.
- CNR -PFE, 1982: Contributo alla conoscenza delle risorse geotermiche del territorio italiano, volume RF 13, Roma.
- CNR-PFE, 1982: Manifestazioni idrotermali italiane, Vol. RF 13 (appendice), Roma.
- COMMISSIONE DELLE COMUNITA' EUROPEE, 1982: Studio delle risorse idriche sotterranee dell'Italia, Th. Schafer D - 3000 Hannover 1
- COMMISSION OF THE EUROPEAN COMMUNITIES, 1984: Assesement of EC Geothermal Resources and Reserves, comp. by Italian Working Group, cee Report.

- CASNEDI R., 1978: Sedimentazione e tettonica pliocenica nel sottosuolo della bassa Valle del Fortore (Foggia). Mem. Soc. Geol. It. 18,23 -30.
- CASNEDI R., 1981: The hydrocarbons-bearing submarine fan system of Cellino (Central Italy) IAS European Regional Meeting, 22-25 Bologna. In stampa su Am. Ass. Petr. Geol.
- CASNEDI R. , MORUZZI G., MUTTI E. 1978: Correlazione elettriche di lobi deposizionali torbiditici nel sottosuolo abruzzese. Mem. Soc. Geol. It., 18, 23-30.
- CRESCENTI U., 1975: Sul substrato pre-pliocenico dell'avanfossa appenninica dalle Marche allo Jonio. Boll. soc. Geol. It., 94,, 583-634.
- CRESCENTI U., D'AMATO C., BALDUZZI A. & TONNA M., 1980. Il Plio - Pleistocene del sottosuolo abruzzese-marchigiano tra Ascoli Piceno e Pescara. Geologica Romana 19. 63-84.
- DONDI L. RIZZINI A. , 1980 : Bacino Padano - Adriatico, Litostratigrafia del Bacino Marchigiano-Abruzzese, Rapporto Interno AGIP.
- ENI - AGIP, 1972: Acque dolci sotterranee, Ed. AGIP, Roma.
- FOLLADOR U., 1973: Paleogeografia del Pliocene e del Pleistocene dell'Italia centro - meridionale. Versante Adriatico Boll. Soc. Geol. It., 92, 141-159.
- LODDO M. E MONGELLI F. , (1979): Heat flow in Italy. PAGEOPH, vol. 117, n. 1/2; pp. 135-149.
- MINISTERO LAVORI PUBBLICI, 1966: Le sorgenti italiane. Pubbl. Serv. Idrografico, Ist. Poligrafico dello Stato, Roma.
- MINISTERO LAVORI PUBBLICI: Consiglio Superiore Servizio Idrografico, 1966. Carta delle Temperature Medie Annue vere in Italia, Trentennio 1926 - 1955, Roma.

PIERI M. (1966): Tentativo di ricostruzione paleogeografico - strutturale dell'Italia centro - meridionale. Geol. Romana, 5, 407 - 424, 3 fig., Roma.

SATTANINO M., CAMPANINI G., MAZZONE M., SCARDONE E., 1968: Studio stratigrafico tettonico dei complessi neogenici fra la Maiella e il F. Trento, Rapporto interno AGIP.

## APPENDICE

### I - Provenienza dei dati

I dati che consentono la compilazione di un inventario delle risorse geotermiche provengono da misure e determinazioni effettuate espressamente per fini geotermici oppure per altri scopi.

Essi si riferiscono a parametri fisici, petrofisici, chimici ed idraulici direttamente misurati sui fluidi provenienti dal sottosuolo per erogazione spontanea (sorgenti, fumarole, ecc.) e per estrazione o venuta a giorno (pozzi perforati, gallerie, ecc) e sulle rocce che li contengono, oppure provengono da attività di esplorazione di superficie (indagini geologiche, geofisiche, ecc.). In genere le informazioni raccolte per fini non espressamente geotermici (ricerca per idrocarburi e mineraria, ricerca d'acqua, gallerie stradali, fondazioni, geotecnica, ecc.) sono assai più abbondanti di quelle ricavate nel corso di attività dichiaratamente geotermiche e costituiscono il nucleo principale di un inventario geotermico, fatta eccezione per talune aree a vocazione geotermica (Toscana e alcune zone della Campania).

Le informazioni utilizzate per la compilazione dell'inventario delle risorse geotermiche della Regione provengono essenzialmente dalle operazioni di ricerca per idrocarburi sviluppate dall'AGIP negli ultimi decenni, in esclusiva od in Joint Venture.

Altre informazioni di interesse geotermico provengono da studi e rilievi geologici e geofisici eseguiti da privati, Enti terzi od Istituti Universitari; i documenti più significativi sono citati nell'elenco bibliografico allegato.

La conoscenza e valutazione delle risorse geotermiche disponibili in una data area non può prescindere dalla profondità cui si può economicamente spingere la coltivazione. Allo stato attuale tale profondità è valutabile intorno ai 2000-2500 m nel campo della bassa entalpia. Pertanto, nella compilazione del presente inventario, sono stati presi in esame dati entro tale limite di profondità.

### II - Risorse geotermiche a loro determinazione

Secondo la definizione ufficiale italiana (bozza del regolamento di attuazione della legge 9 Dicembre 1986 n°896) le RISORSE GEOTERMICHE rappresentano l'energia termica derivante dal calore terrestre estraibile mediante fluidi geotermici, che a loro volta sono o quelli esistenti naturalmente nel sottosuolo o quelli immessi artificialmente.

Per basse temperature (inferiori a 100°C) il fluido è rappresentato da acqua (campo della bassa entalpia).

Per valutare la redditività della risorsa geotermica è necessario conoscere temperatura, portata e qualità del fluido geotermico.

La temperatura del fluido all'origine deve essere la più elevata possibile, in modo da consentire un salto termico ( $\Delta T$ ) significativo rispetto alla temperatura di restituzione; naturalmente le calorie fornite dal fluido geotermico sono proporzionali, oltre che al salto termico  $\Delta T$ , alla portata di erogazione (Q) del fluido dal pozzo o dalla captazione.

Per bassi valore del prodotto  $Q \times \Delta T$  i benefici dell'energia geotermica sono così scarsi da non consentire una utilizzazione redditizia, salvo l'uso di pompe di calore che comunque hanno un costo adizionale da prendere in considerazione.

Circa la qualità dell'acqua geotermica, se il contenuto salino è elevato, tale da impedire la immissione in un corpo d'acqua superficiale, l'acqua, dopo l'impiego, deve essere reintrodotta nel sottosuolo, e richiederà pertanto la perforazione di un pozzo di reiniezione accanto al pozzo di produzione; il costo della risorsa cresce quindi notevolmente.

Un ulteriore elemento essenziale per assicurare la fattibilità di un progetto geotermico per usi non elettrici è la concomitanza di risorse ed utenze, non essendo economico il trasporto a distanza dell'acqua calda.

Nei paragrafi che seguono ci limitiamo ad alcuni cenni miranti ad illustrare le modalità impiegate per la determinazione della temperatura, della portata di erogazione e della salinità dell'acqua geotermica.

### III - Parametri e metodologia di determinazione

#### a - Temperatura

La temperatura nel sottosuolo in condizioni omogenee ed isotrope aumenta con l'aumentare della profondità, secondo la legge

$$T_1 = T_0 + \frac{p_1 - p_0}{100} \times \text{grad}_{100}$$

Ove  $T_1$  = temperatura alla profondità  $p_1$  (°C)

$\text{grad}_{100}$  = gradiente termico: aumento di temperatura espresso in °C per un approfondimento di 100 m (°C/100 m)

$p_1$  = profondità richiesta (m)

$p_0$  = profondità minima dal piano campagna in cui vengono meno l'escursione termica diurna e stagionale (m)

$T_0$  = temperatura alla profondità  $p_0$ : corrisponde in genere alla temperatura media annua del luogo ( $^{\circ}\text{C}$ ).

Le misure di temperatura più frequenti sono quelle effettuate nei pozzi per idrocarburi nel corso di esecuzione dei carotaggi elettrici; più rare sono le misure di temperatura effettuate sui fluidi erogati da pozzi per idrocarburi nel corso di prove di produzione.

Le prime misure sono in genere approssimate per difetto per mancata stabilizzazione della temperatura in pozzo. Il metodo di Fertl-Wichmann (Fertl W.H., Wichmann P.A., 1977. "How to determine static BHT from well log data." World oil, January 1977) permette di ricavare la temperatura stabilizzata qualora siano disponibili misure di temperatura in tempi diversi ad una stessa profondità.

Conoscendo più valori di temperatura stabilizzata a differente profondità, si può tracciare, eventualmente correggendola in funzione della conducibilità termica delle formazioni attraversate, una spezzata che descrive l'andamento della temperatura con la profondità.

Dal grafico così ottenuto possiamo ricavare la temperatura del fluido geotermico negli acquiferi di interesse.

Il gradiente termico medio terrestre è di circa  $3^{\circ}\text{C}/100\text{ m}$ .

Nelle regioni dell'Italia Settentrionale ed in quelle periadriatiche, salvo rare eccezioni, i gradienti geotermici si aggirano fra  $1,5$  e  $2,5^{\circ}\text{C}/100\text{ m}$ ; essi sono più elevati nelle regioni tirreniche (Toscana - Lazio - Campania) sedi di distretti geotermici di primaria importanza per le risorse geotermiche di alta temperatura.

## b - Portata di erogazione

La portata di erogazione del fluido geotermico è funzione della permeabilità (K) e della potenza (s) dell'acquifero, (ovvero della trasmissività  $T = K \times s$ ) e dell'abbassamento di livello ( $\Delta S$ ) compatibile con le caratteristiche tecniche del completamento e con la economicità della gestione dei pozzi.

Nel caso di sorgenti la portata dipende ancora dalle permeabilità dell'acquifero, ma, essendo vincolata la quota del punto di erogazione, essa dipende dal carico idraulico nell'acquifero, e pertanto varia secondo cicli stagionali e pluriennali.

La determinazione della permeabilità K (o della trasmissività T) di un acquifero di interesse geotermico attraversato da pozzi viene eseguita sia mediante prove di produzione, sia in laboratorio, con misure su carote (in quest'ultimo caso, per possedere gli elementi utili conoscere la produttività di un pozzo, occorre poter effettuare le misure su tutti i livelli permeabili presi in considerazione).

La attendibilità dei dati delle prove di produzione è più elevata di quella dei dati ottenuti da carote, anche perchè generalmente il carotaggio è solo parziale.

Nel caso di pozzi eseguiti espressamente per scopi geotermici le prove di produzione negli acquiferi di interesse sono adeguate; invece nei pozzi per idrocarburi, che sono la fonte più abbondante e diffusa di dati per la geotermia di bassa entalpia, le prove di produzione nei serbatoi d'interesse geotermico sono piuttosto rare. Le determinazioni di permeabilità su carote nel caso di pozzi per idrocarburi sono da prendere con cautela, poichè per lo più la permeabilità vi è stata ricavata in funzione del fluido gas od olio, obiettivi dell'esplorazione petrolifera, anzichè del fluido acqua, obiettivi della geotermia: l'acqua, rispetto al gas, può determinare nella roccia serbatoio, soprattutto in presenza di argilla, variazioni significative di permeabilità.

Una conoscenza sufficientemente dettagliata della permeabilità dell'acquifero è essenziale per la progettazione di un impianto geotermico; infatti la permeabilità delle rocce serbatoio può variare da luogo a luogo anche di vari ordini di grandezza, pur nell'ambito di uno stesso tipo litologico.

Per fare un esempio; nel caso delle sabbie-ghiaie-arenarie si può passare da valori di permeabilità di 10 mD (millidarcy) a valori di 10<sup>4</sup> mD. E' evidente che il parametro permeabilità, a causa di differenti valori che gli competono nelle varie formazioni acquifere, talora anche nello stesso orizzonte, è spesso più determinante del parametro temperatura in un progetto geotermico. In conclusione si può affermare che allo stato attuale non vi è una adeguata conoscenza della produttività degli acquiferi individuati.



In genere le indicazioni di produttività degli acquiferi contenute nel presente rapporto si riferiscono alle portate erogabili da pozzi di medio diametro con un abbassamento di livello di 100 metri.

La portata di erogazione-reiniezione dei pozzi è un vincolo da prendere in considerazione per valutare la economicità di un progetto geotermico.

Allo stato attuale si può affermare che la portata di un singolo pozzo comincia a diventare interessante quando supera la soglia dei  $100 \text{ m}^3/\text{h}$  in presenza delle seguenti condizioni: livelli produttivi a profondità di 1500-2000 m; livello statico delle falde idriche a profondità di 100 metri; necessità di iniettare l'acqua geotermica dopo il prelievo di calore; gradiente geotermico da 2 a  $3^\circ\text{C}/100 \text{ m}$ ; abbassamento di livello di 100 m in corso di produzione.

Condizioni più favorevoli, naturalmente, possono consentire l'economicità di un progetto anche con portate proporzionalmente inferiori.

## c - Salinità dell'acqua geotermica

L'acqua nel sottosuolo è in genere caratterizzata da un aumento progressivo con la profondità del contenuto in sali disciolti.

Il fenomeno, laddove non è oggetto di processi più complessi, è spiegato dalla difficoltà di penetrazione in profondità delle acque di infiltrazione meteorica e dalla dissoluzione dei sali minerali delle rocce serbatoio ad opera delle stesse acque di circolazione.

A parità delle altre condizioni, la presenza di acque dolci in profondità può essere messa in relazione con una buona permeabilità dell'acquifero.

L'interesse nella determinazione della qualità delle acque di impiego geotermico risiede nel fatto che le acque dolci in genere possono venir smaltite in superficie senza richiedere l'extra costo di un pozzo di reiniezione o possono essere utilizzate per scopi congiunti (irrigazione, acqua calda sanitaria ecc.).

La documentazione esistente dei pozzi per idrocarburi permette di solito una discreta definizione del limite fra le acque dolci e le acque salmastro-salate.

La profondità della base delle acque dolci, riportata sulle schede dei pozzi per idrocarburi, è stata identificata soprattutto mediante i logs elettrici, e viene convenzionalmente fatta corrispondere al valore di resistività elettrica misurata di 20 ohm x m in formazioni acquifere rappresentate da sabbie pulite.

Al di sotto di tale valore di resistività (cui corrisponde una salinità dell'acqua di circa 1 g/litro), l'acqua contenuta nella formazione è considerata salmastra, e salata quando scende sotto i 2 ohm x m, cui compete una salinità indicativa di 25 g/l.