

Posibles Recursos de Gas Combustible en el Subsuelo
de la Planicie del Valle del Cauca

El acelerado desarrollo agrario, urbano y luego industrial que ha provocado, en medio de una topografía agreste, la existencia de 350.000 hectáreas de tierras planas a 1.000 m de altitud, en el límite en la tierra tórrida y templada, se halla notablemente

El acelerado desarrollo agrario, urbano y luego industrial que caracteriza el Departamento del Valle del Cauca, reflejado por la prosperidad de Cali, ha sido provocado, en medio de una topografía circundante agreste, la existencia de 350.000 hectáreas de tierras planas a 1.000 m de altitud, que pone a una insuficiencia del suministro de fuerza motriz, barata y de fácil aplicación. No se ha tenido en cuenta al respecto los recursos de combustibles que pueda ofrecer el subsuelo de esa vasta planicie, pero ante la necesidad de expansión industrial, últimamente la necesidad de ellos ha creado un ambiente inclinado a la investigación que, aparte de geológica, será geofísica y de sondeo a taladro. Las inversiones, que requiere esta clase de exploración se justifican no solo por la necesidad, sino porque hay razones geológicas que hablan en favor de la presencia de fuentes de gas combustible, probablemente metano, en dicho subsuelo. Las expectativas de hallar petróleo en cambio no parecen atrayentes en principio.

El punto departida para la interpretación geológica que se refiere esta información, es el relieve que rodea la planicie, que es la misma no manifiesta indicios sobre la constitución del subsuelo, en cambio los caracteres estructurales y litológicos del relieve de los contornos si sus particularidades permiten tener una noción de los principales. Los unidades de relieve en cuestión son: la planicie del Valle del Cauca, el piedemonte que se intercala con gran extensión entre la planicie y las cordilleras adyacentes y las cordilleras Central y Occidental (véase FIG. 1). La planicie que se divide en la planicie que se llaman Valle, de cuya parte meridional participa el Departamento del Cauca, es una llanura perfecta, sin prominencia alguna. Longitudinalmente, está limitada en el sur por los desfiladeros de Tuluá, La Chapa y de La Tota de la meseta de Popayán y en el norte por el terreno serrano que se halla al norte de Cartago. Transversalmente está colocada entre las cordilleras Central (este) y la Occidental (oeste). Sobre la latitud de Buga, la planicie se divide en dos partes, una angosta, de un ancho promedio de 15 kms, y de algo más de 100 kms de largo y de unas 150.000 hectáreas de superficie, que figurará aquí como zona norte o Tuluá, comprendido entre las latitudes de Buga y de Cartago, y otra de hasta 30 kms de ancho, de 70 kms de largo, con una superficie de alrededor de 200.000 hectáreas, situada entre las latitudes de Búga y de Santander de Quilichao, que se apellidará zona sur o de Palmira. Esta diferencia de envergadura de la planicie se explica de las sencillas y salientes que caracterizan la cordillera Central. El promontorio más destacado, de gran altitud, es el que se considerará como saliente de Buga (ciudad que queda cerca de su pie). En el sur se halla la menor pronunciada del Município de Quilichao. Entre estos dos promontorios, la planicie adquiere la mayor amplitud, la del sector de Palmira, en tanto que el sector de Tuluá resulta estrechada por el promontorio de Buga (y sus desfiladeros hacia el Quindío). El borde de la planicie contra la cordillera Occidental y el piedemonte, en contraste, es prácticamente una línea recta nor-noreste entre Jamundí y Cartago. Anserma Nuevo.

Dada la configuración de la planicie, su sector sur aparece como una cuenca, en tanto que el sector de Tuluá es como un estrecho que existe por el cual la cuenca se prolonga al norte Cartago.

Los relieves de piedemonte que median por trayectos entre las cordilleras y la planicie, son importantes con sus características interrumpidas por que solo se admiten conclusiones, así sean preliminares, sobre la constitución del subsuelo de la planicie del Valle. En general, estos piedemontes son fajas, compuestas por filos ondulados, a manera de serranías menores, apegadas al borde de las cordilleras. Su presencia en esos bordes son también reveladoras. En efecto,

el 15 de junio

es muy típico en el borde de la cordillera Central que, en la entrante de esta entre El Paraíso y Corinto, no exista y que en cambio se presente en los promontorios. En el de Buga, el piedemonte comienza angosto y, a la medida que va descendiendo y digitando sobre el este promontorio, se amplia primero en Tuluá y luego a la latitud del río de Caicedonia (hacia la meseta del Quindío); se llamará sector de piedemonte de Caicedonia. En el sur, el sector de piedemonte de Quilichao, viene bajo desde Corinto para levantarse al sur de Santander y perderse en Mondoño bajo la meseta de Popayán.

Conforme el borde regular de la cordillera Occidental, el piedemonte de su flanco oriental se percibe con intermitencias desde Linares-Andoná en Nariño hasta Cali, siendo muy expresivo entre Jamundí y Cali donde ofrece como combustible el carbon mineral. Por lo mismo se le califica como piedemonte Carbonífero. Ya entre Cali y Yumbo comienza a desvanecerse y con este cambio de aspecto coincide un cambio de materias primas, sustituyéndose el carbon por caliza. Al norte de Víjares, frente al promontorio de Buga, el piedemonte ya no aflora, de manera que la cordillera Occidental entra hasta Anserma Nuevo en contacto directo con la planicie del Valle; los espolones que avanzan ahí hacia el río Cauca, hasta cerca de Río Frio, son remanentes de erosión de la cordillera.

Resumiendo se halla que el piedemonte se pierde de vista frente al promontorio de Buga de la cordillera Central que si lo tiene en ampliación hacia el Quindío. Lo mismo el promontorio del Munchique de Quilichao del mismo ramal andino, va acompañado en su borde por el piedemonte de Santander, enlazado con los desfiladeros de las mesetas de Popayán (La Chapa y La Teta). Hay, pues, una clave para la interpretación.

La cordillera Central, en el trayecto de El Paraíso a Corinto, se levanta abruptamente desde el sector de Palmira de la planicie del Valle. En el promontorio de Buga, entre esta ciudad y Tuluá, ella monta mas bien gradualmente hacia el oriente, pero a medida que va decayendo hacia el Norte, el paisaje brusco de su borde vuelve a ponerse de relieve en el Quindío. En la saliente de Quilichao, descontando la prominencia del cerro de Munchique, dicha cordillera asciende en forma relativamente regulares al este que da lugar hacia el sur a una peneplanicie volcánica inclinada hacia el oeste. Se observa así una diferenciación entre los aspectos del relieve de las salientes y los de las salientes.

Igual cosa sucede con la cordillera Occidental. En cuanto su breve flanco oriental contacta con el piedemonte hace contacto con el piedemonte del carbon, es bajo y de topografía relativamente tranquila, salvo los Farallones que son una elevación eruptiva. En cambio, de Víjares al norte, donde no aparece el piedemonte, lo mismo que entre El Paraíso y Corinto, este flanco se yergue a gran altitud y es muy entrecortado. Las razones de estas peculiaridades deben buscarse en la construcción y evolución geológicas del conjunto.

Las unidades litológicas, sedimentarias y eruptivas. - La planicie del Valle está íntegramente cubierta de sedimentos cuaternarios hasta recientes, siendo típico que aquéllos son principalmente cascajosos y permeables, filonianos y conservados de la subterránea por petrificación y gredosos en el borde con ligeras cordilleras Occidentales la entrante de la cordillera Central entre El Paraíso y Corinto, así como entre Río Frio y Anserma Nuevo, es decir al pie de los sectores empinados de las cordilleras Centrales Occidentales, mientras que se vuelven menos cascajosos y más arcillosos en donde media el piedemonte entre la planicie y las cordilleras. Con las excepciones de escaso reglamentación, general merece atención en la interpretación del monto de rendimiento de las fuentes de agua subterránea.

si no es en sentido meridional si el eje de la ne se cierra con rumbo noreste hacia Anserma Nuevo, pero mientras que al norte de Víjales, es decir en el terreno anejo ~~llanura~~ del sector de Tuluá de la planicie del Valle, el flanco levante de la cordillera citada es alto y muy entrecortado, al sur, o sea enfrente al sector de Buga-Palmira de dicha planicie, es angosto, bajo y de relieve relativamente tranquilo. No parecen ser importantes estas diferencias, pero en realidad lo son a fondo.

Si, como se dijo, el límite entre la cordillera Occidental por una parte y el piedemonte Carbonífero y la planicie es recto desde Jamundí hasta Anserma Nuevo. En cambio, entre la cordillera Central y su contacto con el piedemonte de Gaycedonia, respectivamente con la planicie al sur de Buga, se presentan entrantes y salientes de dicha cordillera. La saliente más importante

esta en el límite entre la cordillera Central y la cordillera Occidental, entre la Sierra Nevada y el piedemonte carbonífero, se extiende por un amplio valle que se abre entre las sierras de Gómez y el cerro

Sierra Negra. El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra y es más amplio. El valle de Gómez tiene un ancho de 2 a 3 km, es más amplio y más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más amplio que el valle de la Sierra Negra.

El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más amplio que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra.

El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más amplio que el valle de la Sierra Negra.

El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más amplio que el valle de la Sierra Negra.

El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más amplio que el valle de la Sierra Negra.

El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más amplio que el valle de la Sierra Negra.

El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más amplio que el valle de la Sierra Negra.

El valle de Gómez es más profundo que el valle de la Sierra Negra. El valle de Gómez es más amplio que el valle de la Sierra Negra.

Estratigrafia

Las formaciones estratigráficas de interés comprenden el questionable Juratriásico, el Cretáceo, el Terciario, el Pleistoceno y el Reciente(Antropoceno). La distribución y las particularidades de espesor y de facies, sobre todo del Terciario, se cifraba los elementos descritos del relieve.

Pleistoceno y Reciente.—Estos sedimentos forman exclusivamente la planicie del Valle, desde su superficie hasta mas de 100 m de profundidad, y se llaman formación del Valle. Frente a los sectores empinados de los bordes, a saber entre El Paraíso y Corinto(cord. Central) y entre Río Frio y Ansermanuevo(cord. Occidental), predominan los cascajos que ceden planicie adentro a arenas y arcillas, ofreciendo abundantes ~~reservas~~ de agua subterránea que, en caso de explotación, se renuevan por infiltraciones pluviales y fluviales. Hacia los sectores de piedemonte de Tuluá y Carbonífero, y sobre todo en el trayecto Yumbo-Río Frio la formación del Valle es esencialmente arcillosa y poco acuífera; gran parte de las arcillas del piedemonte Carbonífero provienen de las diabasas cretácneas y son pardo oscuras.

Pleistoceno Inferior.—Se trata de restos ^{expansión} de una planicie anterior a la del Valle, y unos 50 m encima de esta. Al sur del río Pance forman una saliente gredosa y cañonosa entre Tuluá y Ceilán, un depósito y una llana de conglomerados.

TERCIARIO

Plioceno?—Los depósitos de este tipo, llamados formación de Popayán, solo se han determinado en el ascenso de la carretera al Mar desde Cali. La parte inferior, hoy cubierta de edificaciones, contiene cenizas volcánicas andesíticas, con algunos gasterópodos (O. Stutzer, 1926). Encima siguen gredas y conglomerados que terminan en un conglomerado grueso arriba de los tanques del Acueducto. El espesor es de unos 100 m. Por su nivel, y por su carácter andesítico, es un equivalente de la formación de Popayán que compone la meseta de Popayán y consta principalmente de materiales volcánicos andesíticos (cenizas, conglomerados, conglomerados y localmente bancos de lava) que adquieren, sobre una topografía anterior arrugada, hasta más de 500 m de grueso. Es una fase de volcanismo andesítico intenso que formó una planada longitudinal entre las cordilleras Occidental y Central que iba desde Quito hasta Cartago y El Quindío cuyo subsuelo es formación de Popayán.

Esta formación ha sido afectada en la meseta de Popayán por pequeñas intrusiones andesíticas y además por una ^{larga} fase orogénica que produjo ondulaciones y fallas en veces fuertes (Belén cerca de Popayán). ~~Hace un inconformidad sobre rocas que van desde los ejes antiguos hasta el Miocene Superior, demostrando que fue depositada después del periodo subacuático del Miocene Superior y medio.~~—Le corresponden los sedimentos llamados por E. Grosse(192.) en el sector antioqueño de la hoya del río Cauca, formación de Combia, equivalente en el curso alto del Magdalena a la formación de Honda. Ella inicia el volcanismo andesítico cuyos centros de extrusión coinciden con los actuales volcanes. Por no haberlos en el sector entre el Huila y el Tolima-Ruiz, la formación de Combia en el piedemonte de Tuluá se halla poco dotada de material andesítico, predominando los cascajos y gredas con restos locales de vertebrados.

Para la evolución de la corteza en este tiempo es significativo que, en afloramiento, el Combia no se halla sino en el borde de la Cordillera Central y no aparece en el borde de la cordillera Occidental. Desde la parte bugueña angosta del piedemonte de Tuluá se amplia hacia la travesía Bugalagrande-Sevilla donde sus cerros ondulados ocupan la mitad occidental del piedemonte. Hacia Zarzal y Cartago, el afloramiento vuelve a angostarse, adscribiendo al Combia, como nivel alto, los estratos de Victoria-Obando con diatomita.—Con la interrupción sur del piedemonte, se sospecha el afloramiento, pero en el ascenso por el río Palo hacia Toribío todavía se halla un residuo altamente andesítico de este tiempo, de modo que se puede suponer que el Combia esté presente en el subsuelo de la planicie al este de la línea Buga-Santander.

En contraste con la formacion de Popayan, la de Combia está plegada y fallada con mediana intensidad, anunciando un orogenismo al final del Miocene o principio del Plioceno bastante fuerte. Conforme a esto, hay en el Quindío una discordancia acentuada entre el Popayan y el Combia; la presencia del Combia en el río Palo, sobre rocas antiguas, manifiesta que el orogenismo anterior al Miocene medio debe haber sido fuerte en la cordillera Central. En cambio en el piedemonte de Tuluá, el contacto del Combia con el Terciario subyacente parece ser de desconformidad (hilito). Esto indica que, mientras las cordilleras se levantaban, en la planicie del Valle había subsistencia en general. La ausencia del Combia en el piedemonte Carbonífero puede interpretarse en el sentido de que este lado de la planicie era zona dorsal de la sedimentación, y el borde de la planicie hacia la cordillera Central zona ventral.

~~(a la cual se atribuyen las expectativas de gas y petróleo más importantes por tratar, pero Miocene Inferior hasta Eoceno.)~~ - Es una secuencia que no se ha podido subdividir mediante horizontes definidos y constantes, ni parallelizar aceptablemente entre los afloramientos del lado de la cordillera Central y los del lado de la cordillera Occidental, excepto hasta cierto punto la parte inferior. Parece que la parte superior que podría abarcar el Miocene inferior, gruesa al norte de la falla transversal de Caicedonia y en el filo de Santa Bárbara, al menos litológicamente no tiene símil en el lado de los afloramientos del piedemonte Carbonífero, motivo por el cual se designará como formación de Santa Bárbara, de modo que desde el Miocene Inferior la zona ventral operaría hacia el borde de la cordillera Central. La parte inferior que se ha llamado por B. Alvarado y el suscripto (1932) formación del Cauca, distinguida por mantos de carbon y niveles marinos, ~~señaló~~ los afloramientos entre Suárez y Santander puede haber sido ventral (de mayor espesor de sedimentos) en una faja contigua al este del piedemonte Carbonífero.

En consecuencia se tratará por un lado de la formación de Santa Bárbara como parte alta, posiblemente inframiocena, y la formación del Cauca como parte inferior que comprende en tiempo desde el Oligoceno hasta el Eoceno.

~~Mioceno Inferior hasta Eoceno.~~ - Se trata de una secuencia ~~que a veces~~ que ~~están~~ están radicadas las expectativas de hallar gas combustible por lo tanto de mayor importancia an conocer. ~~Ellas~~ No fue posible subdividirla según horizontes definidos y constantes, ni parallelizar aceptablemente los afloramientos del lado de la cordillera Central con los del lado de la cordillera Occidental. Provisionalmente se divide en una parte superior, largamente expuesta en el F. C. Zarzal-Armenia, llamada formación de Santa Bárbara (al oeste del río La Vieja) y considerada posible representante del Miocene inferior, y en una parte inferior, identificada como formación del Cauca, caracterizada por mantos de carbon y niveles marinos, cuyo stoppe equivale al Oligoceno superior y la parte inferior paleontológicamente al Eoceno.

La formación de Santa Bárbara aflora al norte de la falla transversal de Caicedonia y consta ahí de arcillas, gredas, areniscas y cascajos que suman un espesor grande cuya especificación no fué posible por variaciones de facies y tectónica compleja. Se juzga que estos sedimentos sean los mismos que los que componen al oeste del río La Vieja el filo de Santa Bárbara, muy contrastados tectónicamente. Estos estratos yacen en inconformidad (discordancia) fuerte bajo la formación de Popayan. En Andalucía, al sur de Bugalagrande, en conformidad aparente con la formación de Combia, hay expuestos estratos arcillosos con un manto de lignito que podrían ser la parte más alta de la formación de Santa Bárbara.

Stratigrafia. La formación de la que se observa en el fondo es la más antigua y se extiende por el fondo del río. Se observa una gran cantidad de fósiles marinos y terrestres, entre los que destaca un ejemplar de *Mesosaurus*. La formación de la que se observa en el fondo es la más antigua y se extiende por el fondo del río. Se observa una gran cantidad de fósiles marinos y terrestres, entre los que destaca un ejemplar de *Mesosaurus*.

Mioceno Superior a Medio. Los estratos de esta edad corresponden en el valle del río Cauca (hasta el trayecto antioqueño) a la formación de Combia, establecida por E. Rossel, y en el Valle alto del Magdalena, a la formación de Honda. Los ~~únicos~~ afloramientos en los bordes de la planicie del Valle se restringen al piedemonte de Tuluá, en el piedemonte Carbonífero no hay el más leve indicio de su presencia, de modo que la deposición del Combia es típica para el borde de la cordillera Central en este sector. Como la de Popayán, la formación de Combia es característicamente volcánica de tipo andesítico y marca el inicio de dicha actividad intensa que subsiste localmente en los volcanes de la cordillera Central al Sur del Ruiz y en los de la cordillera Occidental al Sur del Cumbal. Debido a la ausencia de volcanes en el sector frente a la planicie del Valle, la formación de Combia en el piedemonte de Tuluá es más andesítica y preferentemente cascajosa y gredosa, siendo pocas las capas de ceniza, y mediana la participación de roddos andesíticos en los cascajos. La variabilidad del espesor de los estratos indica una sedimentación torrencial, según se puede observar en la exposición típica de la primera mitad de la carretera Bugalagrande-Sevilla. Sin embargo se han conservado restos de vertebrados. La relación tectónica con la formación de Popayán es de inconformidad y con la subyacente de La Vieja aparentemente disconforme, según el contacto concordante de los estratos en el banco de lignito de Andalucía (tope de la formación La Vieja) con el Combia. Hay, pues, una relación lito-tectónica semejante al contacto de la formación La Cira con el Honda del valle del Magdalena. La presencia del Combia en el piedemonte de la planicie del Valle se hace probable porque, en la vía hacia Toribío hay un sinclinal de esta formación, ahí fuertemente volcánica.

Mioceno Inferior a Eoceno. Se trata de un conjunto ~~de~~ sedimentario aparentemente conforme que no se ha podido subdividir en vista de la falta de niveles litológicos típicos y constantes ni correlacionales por lo mismo entre los afloramientos extensos del piedemonte de Tuluá y los del piedemonte Carbonífero. En este último, presenta en los niveles carboníferos y en los estratos altos de Viges un horizonte marino, establecido como Oligoceno Superior (discutiblemente como Miocene Inferior). En la región al oeste de Jamundí, las determinaciones de polén han inducido a Th. van der Hammen a considerar la parte basal del grupo como Eoceno. Esta aserción se respalda con la presencia de Venericardia en la base de la facies caliza del grisspo en Viges que indica el Eoceno. Del lado de la cordillera Central no hay niveles marinos (excepto en la falla transversal de Santander), se ha examinado el contenido palinológico. Por lo tanto, mientras haya medios de correlación, se diferenciarán los sedimentos de este grupo del piedemonte de Tuluá (los del piedemonte Carbonífero, llamando aquellos grupo de La Vieja (según el filo que acompaña dicho río por el oeste) y estos grupo del Cauca).

El grupo de La Vieja comienza a aflorar en el piedemonte de Tuluá, sobre su parte oriental, poco al sur de la travesía de la carretera Bugalagrande-Sevilla. De ahí, el afloramiento se amplía al este, norte de la falla transversal de Caicedonia y se puede estudiar en los cortes del F.C. Zarzal-Armenia. En la meseta del Quindío, está cubierto pero sigue expuesto en el grueso filo al oeste del río La Vieja hasta Cartago. El espesor del grupo en esta sección no se ha podido puntuarizar por las complicaciones tectónicas, pero evidentemente es superior a los 1000 m. La base, no se manifiesta sino en la buzada del cerro diabásico (Cretáceo) que está al sur de la mencionada carretera Bugalagrande-Sevilla. Ahí, el grupo está compuesto, da el borde de la cordillera Central, por arcillas, areniscas, y cascajos y areniscas carbonáceas que tienen similitud con el grupo del Cauca. Al oeste del cerro diabásico afloran arcillas pardas que pueden estar falladas contra la formación de Combia que sigue más al occidente. Como no se halló afloramiento del grupo de La Vieja sobre el grupo Diabásico del Cretáceo, la relación tectónica es indecisible, pero otros indicios hablan a favor de una disconformidad. Es probable el contacto del grupo sobre el Plioceno en Chile, sobre el Cretáceo en el Cauca. Los dos hacen supusión que el contacto sea desconformable.

+1

Formación de Sierra Barlovento, * Extensión comprendida entre el cordón de Sierra Barlovento al este del río La Vieja, en el eje NE los estratos
de los Valles, constituida por dicha unidad de secciones

que comprende la parte norte de la sierra, que se extiende desde el río La Vieja hasta el río Cauca, pasando por el río Grande de Cauca, que es el límite sur de la formación. La sierra se divide en tres secciones principales: 1) La sección norte, que comprende la parte más elevada de la sierra, con una altitud media de 2.500 m.s.n.m., y que incluye las montañas de la Sierra Nevada de Santa Marta; 2) La sección central, que comprende la parte media de la sierra, con una altitud media de 2.000 m.s.n.m., y que incluye las montañas de la Sierra Nevada de Santa Marta; 3) La sección sur, que comprende la parte más baja de la sierra, con una altitud media de 1.500 m.s.n.m., y que incluye las montañas de la Sierra Nevada de Santa Marta.

La sección norte es la más elevada y tiene una altitud media de 2.500 m.s.n.m. Se compone principalmente de rocas metamórficas y sedimentarias, que incluyen granito, cuarcita, dolomita y arenisca. La sección central tiene una altitud media de 2.000 m.s.n.m. Se compone principalmente de rocas metamórficas y sedimentarias, que incluyen granito, cuarcita, dolomita y arenisca. La sección sur tiene una altitud media de 1.500 m.s.n.m. Se compone principalmente de rocas metamórficas y sedimentarias, que incluyen granito, cuarcita, dolomita y arenisca.

Mioceno II Expectativas de Gas Combustible en el Subuelo

de la planicie del Valle *Expectativa Valle del Cauca*

El alto grado de progreso agrario, urbano ~~y ahora industrial~~
que ha adquirido el Departamento del Valle del Cauca, ha sido provocado en medio de una topografía agreste circundante por la existencia de 350,000 has.^{pianas} a 1000 m de altitud, puestas entre las cordilleras Central y Occidental. Esta evolución económica rápida ha implicado una insuficiencia creciente del abastecimiento con materia prima para fuerza motriz, ~~esta creciente~~ y ha actualizado la necesidad de obtener fuentes autóctonas para suplir el defecto. Hallándose en desprecio petrolífero la llanura de la costa del Pacífico, no sobra en el Departamento otra comarca de expectativas ~~que~~ sino la planicie aludida, de hombrada aquí planicie del Valle. Las inversiones considerables que requiere la investigación ~~en su subsuelo~~ de su subsuelo geológicas, geofísicas y de perforación se justifican porque hay razones para suponer la existencia de yacimientos de gas, probablemente metano, que es de bajo costo y de fácil aplicación. Las mismas labores permitirán ampliar las reservas de carbon en la parte occidental de la planicie. En cambio, las posibilidades de encontrar petróleo ~~en la planicie~~ aparecen más bien remotas, poco atractivas.

El punto de partida y la guía de la interpretación económica son el relieve, en particular las unidades de que consta y las características de estas (véase fig. 1). *Relieves* o *sistemas andinos*.
Relieves. - Los grandes relieves que entran en consideración, son de este a oeste: la cordillera Central, la planicie del Valle y la Cordillera Occidental. De alta importancia son las fajas de piedemonte que interceden en grandes trayectos entre la planicie y las cordilleras; ~~pero~~ son ellas las que admiten un juicio geológico sobre las expectativas del gas.

La planicie del Valle, de cuya ~~patrón~~ meridional participa el Departamento del Cauca, es un plano perfecto, excepto de prominencias, bajo cuya superficie se extiende la cuenca geológica del Valle. Colocada entre las cordilleras Central y Occidental y bordeada en parte por los piedemontes, engrana, en el sur, con los desfiladeros de la meseta de Popayán (a Chapa y Buenos Aires) y en el norte limita con el terreno serrano al norte de la latitud de Cartago. Su rumbo general es nor-nordeste y su longitud en este sentido de 230 kms. Sobre la latitud de Buga, ella se divide en dos partes que son la zona angosta de Tuluá al norte y la zona amplia de Palmira al sur de dicho extitum. paralelo. Aquella tiene una longitud de 120 kms, y un ancho de 12 a 15 kms. La superficie aproximada es de 150.000 hectáreas. La zona de Palmira adquiere una amplitud hasta de 30 kms y un largo de 70 kms, comprendiendo alrededor de 200.000 hectáreas.

En el borde oriental de la planicie, la cordillera Central ~~se distingue por salientes y entrantes~~, o entrante hacia la planicie, que se halla al este del promontorio, o entrante hacia la planicie, que se halla al este del trayecto Buga-Tuluá que se llamará promontorio de Buga por estar esta ciudad próxima a su pie. Este descende a la latitud de Tuluá, se ramifica hacia el Norte, formando lo que llamamos piedemonte de Caicedonia. Desde Buga rueda hacia el sur, más o menos recta, hacia el rincón de El Paraíso. Entre este rincón y Corinto, la planicie entra en contacto directo de una manera sin intermedio de piedemonte, con el frente empinado de la cordillera Central, que se denominará sector de Pradera. Entre Corinto y Santander de Quilichao, al comenzar a intercalarse entre la planicie y la cordillera una faja angosta y baja de piedemonte que asciende y se amplia entre Santander y Mondono, la cordillera Central ofrece otro promontorio, el del Munchique de Quilichao. Al norte de este fuerte entrante del Quindío, al cual se desplaza el promontorio de Manizales que avanza hasta el río Cauca.

En tanto el borde de la planicie con la cordillera Central está bien caracterizado por entrantes y salientes, el que media entre la planicie y la Cordillera Occidental es prácticamente una recta.

nor-nordeste entre Jamundí y Anserma Nuevo. En su desarrollo el flanco oriental deseste ramal andino es bajo entre Jamundí hasta cerca de Río Frio en el norte, excepto los Farallones que son una elevación eruptiva. Sobre esta extensión que se llamará sector de La Cumbre, desde Jamundí hasta Vijes el flanco va acompañado del piedemonte de las explotaciones de carbón que, significativamente en relación con el ascenso de la cumbre de la cordillera, va desvaneciéndose de Vijes hacia Río Frio para luego desaparecer de ahí al norte.

Como ya se indicó, conforme a las peculiaridades del relieve de las dos cordilleras, aparecen y desaparecen los sectores de piedemonte. En efecto, sobre el lado de la cordillera Central, el piedemonte de Caicedonia se presenta sobre los bordes de los promontorios, comenzando en el de Caicedonia primero angosto entre al este de Buga-Tuluá para ampliarse entre Tuluá y el pie de Sevilla y luego más fuertemente al norte de la falla transversal de Caicedonia, abarcando el Quindío. Se trata en este caso de un desfiladero formado por la digitación ~~mixmarita~~ y descenso al norte del promontorio de Buga. En el promontorio del Munchique de Quilichao, solo se halla descubierta la parte norte del piedemonte ~~descendente~~ que, al sur de Mondoño está oculto bajo la meseta de Popayán. En el lado de la cordillera Occidental, el piedemonte llamado Carbonífero por serle este combustible típico, bordea por el oriente la cordillera desde el valle del Patia hasta Cali y Yumbo. En este último sitio, comienza a fragmentarse hacia Vijes y esto coincide con la sustitución de los yacimientos de carbón por los de caliza. Entre Vijes y Río Frio, en el comienzo del ascenso de la cumbre de la cordillera Occidental, ya no se distinguen los filos ondulados que caracterizan el piedemonte Carbonífero y este se pierde hasta Anserma Nuevo y más al norte, donde las planicies del Valle entran en contacto en el sector de ~~el~~ ^{andeanas} El Toro donde la planicie del Valle entra en contacto directo con la cordillera Occidental, igual que en el sector de Pradera de la cordillera Central, recordando que ambos se tratan de ~~fronteras~~ ^{laderas} zonas de contacto.

Lo explicado hasta aquí demuestra que hay una relación estrutural e instructiva entre las zonas de distribución de relieves que llama la atención por su reglamentación, la cual debe tener sus razones geológicas.

Estratigrafía

Debido a que el fondo de la planicie del Valle que interesa con respecto al gas, está velado completamente por sedimentos cuaternarios y recientes, las formaciones ^{mas antiguas} que lo componen hay que derivarlas de las que afloran en los piedemontes y en las cordilleras adyacentes. El concepto sólo general que se obtiene con esta aplicación ha de complementarse con la exploración seísmica del subsuelo y finalmente con sondeos a taladro.

La descripción de las formaciones en cuestión, más reciente que más antigua, sigue:

Con algunas modificaciones, la descripción de las formaciones, de más reciente a más antiguo, sigue la que fué establecida por ^{diligencia} B. Alvarado B. y el suscripto en 1934. Un mapa geológico preliminar, basado en el mismo informe, fué confeccionado en 1956 por J. Keyzer (servicio Geológico Nacional, Bogotá).

Formación del Valle.—Es la que constituye la planicie del Valle desde su superficie reciente hasta su base cuaternaria, ~~hasta~~ 100 y más metros de profundidad. Frente a los sectores empinados de las cordilleras, o sea en los de Pradera y en el este y de Toro en oeste, la formación es esencialmente cascajosa, volviéndose arenosa hacia el curso del río Cauca. En esta facies permeable y surtida por los caudales hidrográficos de dichos sectores, ella es una fuente abundante y probablemente inagotable de agua subterránea, útil sobre todo en la zona de Palmira de la planicie. En las partes contiguas

al piedemonte de Caicedonia, la formacion es mas arcillosa y menos profunda en aguas. En el trayecto del piedemonte Carbonífero, predominan gredas y arcillas grasas, derivadas principalmente del cretáceo de la cordillera Occidental. Puede haber ahí localmente depósitos de metano, pero no de importancia para práctica.

Los estratos de la formacion se hallan en la posicion natural de deposicion, sin perturbacion tectonica. Su edad corresponde al periodo reciente y al Cuaternario superior.

Formacion de Iberia

Formacion de Iberia. - Se trata de remanentes de una planicie intermedia en la preformacion de la actual planicie del Valle, iniciada despues de la deposicion de la formacion de Popayan. Un remanente grueso forma la terraza saliente al sur del río Pance y otro, conglomeráceo, la planicie que se atraviesa entre Tuluá y Ceilan. Su altitud encima de la planicie es de unos 50 a 70 m. Su edad debe corresponder al Cuaternario medio o inferior, porque se hallan en posicion imperturbada. *Puede suponerse que ella persistió durante la formación del Valle.*

Formacion de Popayan. - Ella constituye la mayor parte del subsuelo de la meseta de Popayan y se coloca sobre una topografia de rocas mas antiguas, con espesores hasta de mas de 500 m. En toda la extension del Valle, esta formacion que originalmente constituia una faja llana, desde el sur de Quito hasta el Quindio, y que indica el climax de la actividad volcánica andesítica, ha sido erodada, excepto en el ascenso desde Cali de la carretera al Mar donde la parte baja, hoy cubierta por residencias, contiene cenizas andesíticas que incluyen algunos gasterópodos (Stutzer, 1926), y la parte alta se halla compuesta de conglomerado grueso derivado de diabas. Al E de Zarzal-Cartago, la meseta del Quindio, muestra otra vez la formacion típica en una extension grande. Es mas bien improbable que ella se conserve en el subsuelo de la planicie del Valle.

Por hallarse considerablemente fallada y ondulada en la meseta de Popayan, se estima pliocena. *Anteriormente existían los jarrones antioqueños. Precede al paracisne andino que realizó el retrofactual.*

Formacion de Combia. - Llamada así por E. Grosse, según la formacion volcánica del sector antioqueño de la hoyo del Cauca, ella se asoma en una superficie considerable, en el piedemonte de Caicedonia. En el sur forma el lomo angosto al este de Buga-Tuluá y ocasiona numerosas conservas y rellenos entre diabasas y esquistos en la parte superior del río. Combia solo está manifestado en la travesía del valle hacia el lado de la cordillera Central para luego ampliarse hacia la travesía de el terreno entre Bugalagrande y Sevilla, donde consta de cascajos con rodados de andesita, gredas y pocos niveles de ceniza volcánica andesítica, irregularmente estratificados, con un espesor estimado en 400 a 500 m. Así sigue hacia la travesía Zarzal-Caicedonia donde alterna con la formacion de Santa Barbara. La parte mas alta, o posiblemente una formacion mas reciente, es la que se distingue por diatomita entre Obando y La Victoria, en el extremo NE de la planicie. En la misma cordillera Central se ha encontrado un residuo en la vía a Tacueyó por el río Palo, fallado entre diabasa y esquistos metamórficos. Esto anuncia que el Combia debe hallarse en subsuelo de la planicie zona de Palmira, entre el rincón del Paraíso y Corinto.

Sobre el lado de la cordillera Occidental, en la faja del piedemonte Carbonífero, se han encontrado manifestaciones del Combia. *Algunos conglomerados torácicos de la serie Nuevo que parecen estar plegados, pueden equivaler al Combia.*